АКАДЕМИЯ НАУК СССР ТРУДЫ ГЕОЛОГИЧЕСКОГО ИНСТИТУТА

Выпуск 3

Е. И. СОКОЛОВА, Л. П. ЛИСТОВА и А. З. ВАЙНШТЕЙН

ФЕРРИСИЛИКАТНЫЕ И ФЕРРОСИЛИКАТНЫЕ СУЛЬФАТНЫЕ И ХЛОРИДНЫЕ СИСТЕМЫ РАВНОВЕСИЯ

ИЗДАТЕЛЬСТВО АКАДЕМИИ НАУК СССР москва ТРУДЫ ГЕОЛОГИЧЕСКОГО ИНСТИТУТА

Выпуск З

Е. И. СОКОЛОВА, Л. П. ЛИСТОВА И А. З. ВАЙНШТЕЙН

ФЕРРИСИЛИКАТНЫЕ И ФЕРРОСИЛИКАТНЫЕ СУЛЬФАТНЫЕ И ХЛОРИДНЫЕ СИСТЕМЫ РАВНОВЕСИЯ



ИЗДАТЕЛЬСТВО АКАДЕМИИ НАУК СССР москва 1956

ИЗВЕЩЕНИЕ

С 1 января 1956 г. на базе Института геологических наук АН СССР организованы два самостоятельных института: Геологический институт АН СССР и Институт геологии рудных месторождений, петрографии, минералогии и геохимии АН СССР. В связи с этим яздание «Труды Института геологических наук» (вып. 1—165), выходившие отдельными сериями: Геологическая (№№ 1—70 + № 72), Петрографическая (№№ 1— 47), Рудных месторождений (№№ 1—17), Минералогии и геохимии (№№ 1— 16), Угольная (№№ 1—5), Инженерной геологии (№№ 1—5) прекращено. В дальнейшем результаты научной работы Институтов будут печататься в «Трудах Геологического института» и «Трудах Института геологии рудных месторождений, петрографии, минералогии и геохимии» (без разделения на серии).

> Ответственный редактор Л. В. Пустовалов

введение

В соответствии с планом работ Института геологических наук АН СССР лаборатория синтеза минералов Отдела петрографии осадочных пород с 1949 г. систематически проводила работу по изучению физико-химических условий образования минералов осадочных железных руд.

Широкое распространение в природе ферри- и ферросиликатов, карбонатов и гидроокислов железа, их большое практическое значение как промышленных руд привели к необходимости изучения физико-химических условий их образования.

Работа по данной проблеме велась в двух направлениях: с одной стороны, в направлении экспериментального изучения систем равновесия из тех химических компонентов, которые могут входить в состав минералов осадочных железных руд окисного и закисного типа, и, с другой, была направлена на изучение физико-химических условий образования современных железных руд (на примере железорудного озера Пуннусярви в Ленинградской области).

Основываясь на исследованиях А. В. Казакова, мы пытались путем изучения систем равновесия подойти к выяснению условий образования минералов гидроокислов железа и железистых силикатов.

В настоящей работе изложены результаты исследования ферри- и ферросиликатных систем равновесий сульфатного и хлоридного рядов по плану, разработанному А. В. Казаковым совместно с авторами этой работы.

Е. И. Соколовой были изучены системы $FeCl_3$ — Na_2SiO_3 —NaOH— H_2O , $FeSO_4$ — Na_2SiO_3 —NaOH— H_2O и $FeSO_4$ — Na_2SiO_3 — $MgSO_4$ —NaOH— H_2O ; Л. П. Листовой — $Fe_2(SO_4)_3$ — Na_2SiO_3 — NaOH — H_2O , $Fe_2(SO_4)_3$ — Na_2SiO_3 — $MgSO_4$ —NaOH— H_2O и $FeSO_4$ — Na_2SiO_3 — $MgSO_4$ — $Al_2(SO_4)_3$ — NaOH— H_2O ; А. З. Вайнштейн — $FeCl_3$ — Na_2SiO_3 — $MgCl_2$ —NaOH— H_2O .

Аналитические исследования были выполнены всеми авторами работы. В настоящей работе гла́вы «История вопроса» и «Некоторые данные по осаждению кремнекислоты, магния и железа» написаны Л. П. Листовой, остальные — Е. И. Соколовой.

І. ИСТОРИЯ ВОПРОСА

Попытки подойти к выяснению условий образования тех или иных минералов путем изучения систем равновесий неоднократно делались разными исследователями.

Ниггли (Niggli, 1914), используя в качестве исходных веществ аморфную кремнекислоту, алюминат калия, гидроокись железа и гидроокись алюминия, при щелочной реакции среды получил гематит, калий-эгирин, ортоклаз и калий-нефелингидрат. Исходные вещества, смешанные в различных молекулярных соотношениях, помещались в серебряный тигель, который нагревался в стальном цилиндре до 450° С. Во время опытов из стенок цилиндра в раствор всегда переходило некоторое количество железа, в связи с чем автор считал интересным исследовать влияние больших количеств Fe₂O₃ на щелочно-алюминатную силикатную систему.

Полученные минералы исследовались оптически, химический же анализ из-за малых количеств полученных синтетических продуктов был сделан только для одного образца. При повторных опытах были получены те же самые минералы, поэтому автор считал их устойчивыми для данных условий. Полного превращения всех аморфных соединений в кристаллические ни в одном опыте достигнуто не было.

Ниггли рассматривал проведенные опыты как изучение систем равновесий из вышеупомянутых компонентов и исследование условий образования минералов в этих системах. Однако его эксперименты не были исчерпывающими. В частности, не устанавливалась точно степень щелочности среды, отсутствовал учет количества исходных веществ, так как неопределенные количества Fe_2O_3 , переходившие в раствор из стенок цилиндра, не могли быть учтены. По техническим условиям не могло быть осуществлено наблюдение за достижением системой состояния равновесия. Отсутствовал химический анализ остаточной жидкой фазы и полученных минералов. Все это не позволило автору дать достаточно полную характеристику условий образования полученных минералов и границ их устойчивости.

В работах Нолля (Noll, 1934_{1.2}, 1936_{1,2}) разбирается вопрос минералообразования в системах Al_2O_3 — SiO_2 — H_2O и Al_2O_3 — SiO_2 — H_2O —R'OHили R'' (OH)₂.

Для получения минералов в системе Al₂O₃ — SiO₂—H₂O употреблялись гидрат окиси алюминия и гель кремнекислоты в различных соотношениях. Опыты проводились в закрытых бомбах (ампулах), которые помещались в электрический термостат. Полученные синтетические продукты были кристаллическими и многофазными; разделение этих фаз не представлялось возможным вследствие незначительной величины зерен. По этой же причине не был определен и их химический состав.

При 250—300° С при соотношении Al_2O_3 : SiO₂ = 1:2 возникал каолинит; при той же температуре, но при избытке окиси кремния (Al₂O₃ : SiO₂ = 1 : 10) получались каолинит и аморфная кремнекислота, а при избытке окиси алюминия наряду с каолинитом образовывался также кристаллический бемит.

При 400° С и соотношении Al_2O_3 : $SiO_2=1:4$ образовывался пирофиллит, а при избытке окиси кремния (Al_2O_3 : $SiO_2=1:6$ и 1:10) и той же температуре получались пирофиллит и аморфная кремнекислота. При соотношении $Al_2O_3: SiO_2=6:1$ и температуре 500° С образовывался бемит (мелкокристаллический) и, кроме того, вещество типа алюмосиликата. Если чистый гидрат окиси алюминия при 500° С давал корунд, то при той же температуре в присутствии кремнекислоты получался бемит.

С понижением температуры количество получаемого каолинита уменьшалось. Однако температурную границу образования каолинита точно установить не удалось, так как она менялась в зависимости от продолжительности опыта: чем дольше продолжался опыт, тем ниже была температура образовывания каолинита. Играл роль и исходный материал. Например, с бемитом образование каолинита шло при более низкой температуре, чем с байеритом.

В системе Al₂O₃—SiO₂—H₂O—R'OH или R"(OH)₂ были получены каолинит и монтмориллонит. Исходными веществами служили: гидрат окиси алюминия, аморфная кремнекислота и растворы NaOH или KOH, Ca(OH)₂, Mg(OH)₂, Be(OH)₂. Во всех опытах отношение Al₂O₃ : SiO₂ было равным 1 : 4. Опыты проводились в стальных бомбах при температуре 300° С и давлении 87 атм. Нагревание продолжалось от 15 до 24 часов. Получены были мелкокристаллические вещества, которые исследовались рентгеноскопически.

Основные выводы, сделанные авторами по данной системе, следующие.

Монтмориллонит возникает при гидротермальном синтезе из гидрата окиси алюминия и кремнекислоты в присутствии карбонатов, сульфатов и хлоридов щелочей и щелочноземельных оснований при молекулярных соотношениях $R'O(R''O) : Al_2O_3 = 0,2 : 1 : 4$. Наряду с монтмориллонитом образуется большее или меньшее количество каолинита. С понижением концентрации гидроокислов уменьшается содержание монтмориллонита, и последний заменяется каолинитом. Для образования каолинита благоприятны кислая реакция, интенсивное обводнение и хорошая циркуляция раствора. Катион магния в большей степени, чем другие катионы, способен входить в состав монтмориллонита.

Эвилл и Инсли (Ewell a. Insley, 1935) одновременно с Ноллем проводили работу по синтезу каолинита, диккита, бейделлита и нонтронита в гидротермальных условиях. Они также использовали для синтеза гели окиси алюминия, гидратов железа и кремнекислоты. Им удалось установить, что каолинит образуется из геля Al₂O₃ и SiO₂ при 310° C, в то же время из этих веществ при 350—365° C возникает диккит, а из смеси гелей Al₂O₃ и SiO₂ при 350—390° С — бейделлит. Нонтронит возникает из осажденного геля состава Fe₂O₃. 2SiO₂.

Перечисленные работы не давали достаточной физико-химической характеристики систем равновесия и условий образования глинистых минералов. Ни при постановке опытов, ни при их окончании физикохимические показатели рН и Ећ в изучаемых системах не отмечались. Отсутствие химического анализа полученных продуктов не позволило определить их состав и молекулярные отношения различных компонентов. В связи с этим авторы не могли быть уверены в том, что изучаемая система пришла в состояние равновесия и что полученные минералы устойчивы для данных условий.

Другой подход к изучению физико-химических систем равновесия и условий минералообразования в них мы видим в работах А. В. Казакова. Его исследования, несомненно, более ценны, чем работы ранее рассмотренных авторов, как в смысле постановки экспериментальной работы, так и в смысле теоретических обобщений ее результатов.

Постановка опытов в работах А. В. Казакова всегда давала возможность учесть влияние того или иного физико-химического фактора на поведение системы равновесия и на процесс минералообразования в ней. Проводилось систематическое наблюдение за поведением системы до достижения ею состояния равновесия с учетом изучения показателей рН и Eh, концентрации химических компонентов, величины электропроводности и др. Полученные осадки были, следовательно, продуктами равновесного состояния системы, т. е. минералами, устойчивыми в физико-химических условиях, характеризующих это равновесное состояние. Полученные синтетические вещества исследовались по возможности всесторонне (химически, микроскопически, термически и рентгеноскопически). Остаточная жидкая фаза также всегда анализировалась, потому что рассматривалась как среда, в которой происходило образование донной фазы.

Физико-химическое исследование Казаковым систем равновесий CaO — P_2O_5 — H_2O и CaO — P_2O_5 — HF — H_2O в условиях, близких к природным, привело к определению параметров кристаллизации и устойчивости минералов брушита, трехкальциевого фосфата, гидроксилапатита, фторацатита, фтор-гидроксилапатита и флюорита. Из этих работ вытекал ряд важных геологических выводов, приведших А. В. Казакова к созданию новой теории образования фосфоритных месторождений.

В литературе есть очень немного данных по физико-химическим условиям образования железорудных минералов. Нужно отметить, что в некоторых прежних работах встречаются указания на получение кристаллических гидроокислов железа. Руссо в 1890 г. описал способ получения кристаллической гидроокиси железа путем гидролиза кипящей водой хлорокиси железа. Гётит был получен Бемом (Böhm, 1928) путем осаждения КОН водных растворов окисных солей железа с последующим нагреванием аморфного осадка в автоклаве с раствором, содержащим 2 г-мол/л КОН. Альбрехт в 1932 г. получил то же вещество, окисляя сидерит кислородсодержащей водой. Жерард и Шодрон в 1931 г. получили гетит путем быстрого окисления гидрата закиси железа кислородом воздуха. Гольдштауб (Goldstaub, 1935) приводит несколько способов синтеза лепидокрокита: а) гидролиз феррита кальция, б) очень медленное окисление гидрозакиси железа в кислой среде и т. д.

Ван-Беммелен еще в 1892 г. предложил способ приготовления гидроокислов железа, основанный на гидролизе феррита натрия при комнатной температуре; полученный продукт был негигроскопичен и отвечал точно составу Fe₂O₃·H₂O. Руфер (1901) утверждал, что он синтетически получил из свежеосажденных коллоидов гидроокиси железа, подвергшихся высокому давлению (около 5000 атм.), определенные гидраты окиси железа — гидрат типа лимонита, типа гетита и типа гидрогематита. Однако его сообщения о получении этих определенных типов гидратов окиси железа не подкрепляются достаточным количеством данных.

Перечисленные работы по синтезу гидроокиси железа хотя и показали возможность получения окристаллизованных минералов, были далеки от установления точных показателей их образования и кристаллизации.

Известно несколько работ по системам равновесий Fe₂O₃ — SO₃ — H₂O. Аппельбей и Вилькес в 1922 г. изучали эту систему при 18 и 25° C, а Позняк и Мервин (Posnjak a. Merwin, 1922) — при 50, 110 и 200° C. Однако эти системы изучались указанными авторами в таких кислых полях, что донными фазами были уже не окисные или гидроокисные формы железа, а феррисульфаты. Эти условия далеки от природных морских и озерных условий; они могут быть свойственны лишь некоторым специфи-

ческим средам рудообразования (некоторые сульфидные месторождения, рудничные воды и пр.).

В литературе есть сведения о получении железорудных минералов, в состав которых входит закисное железо. В частности, рядом исследователей были получены искусственные хлориты.

П. А. Земятченский (1896), нагревая каолин с раствором железного купороса в течение 16 дней в запаянных стеклянных трубках при температуре 180—190° С, получил силлиманит и чешуйчатое вещество зеленого цвета, состав которого приближался к составу хлоритов.

Фридель и Гранжан (Friedel et Granjean, 1909) получили хлоритовое вещество, шпинель и другие соединения, действуя раствором алюмината натрия на авгит в течение 36 часов при 550—560° С. При действии раствора чистой соды на диопсид из Циллерталя в течение 40 часов при 550— 570° С было получено несколько соединений, из которых выделены темнокрасные кристаллы, отнесенные на основании химических и оптических данных к хлоритам (пеннин).

Кайер и Хенэн (Caillére a. Henin, 1942) пытались выяснить возможность перехода монтмориллонита в хлоритовые минералы. Они использовали для своих опытов суспензию монтмориллонита (100 г монтмориллонита на 1 л воды), которая смешивалась с раствором MgCl₂ в концентрации от 5 до 40% в пропорции 300 мл суспензии на 200 мл раствора. Спустя три дня раствор декантировался, а к остатку прибавлялось от 20 до 60 капель аммиака при энергичном встряхивании. При концентрации MgCl₂ не менее 10% и прибавлении 60 капель аммиака результаты опытов были одинаковыми: наступало превращение монтмориллонита в хлоритовое вещество. Превращение монтмориллонита в хлорит было почти мгновенным. Полученное вещество исследовалось рентгеноскопически, его рентгенограмма была сходна с рентгенограммой хлорита или некоторых вермикулитов. Термический и химический анализы также подтвердили аналогию между этими веществами. Полученное хлоритовое вещество отличалось, однако, небольшой устойчивостью к нагреванию и обработке кислотой. Возможно, что результаты этой работы нуждаются в проверке.

Боуэн, Шэрер и Позняк в 1933 г. изучали системы FeO— SiO₂ и CaO— FeO — SiO₂. Опыты проводились в условиях, очень далеких от природных условий образования осадочных железных руд (температура 1200—1500°С).

Все указанные работы не освещают физико-химической стороны процессов образования минералов осадочных железных руд.

В 1947—1948 гг. А. В. Казаковым изучались системы FeCl₃—KOH— H₂O и Fe₂(SO₄)₃— KOH — H₂O. Полученные результаты вкратце изложены в главе IV настоящей работы, а более подробно — в отчете А. В. Казакова, Е. И. Соколовой и А. З. Вайнштейн «Системы равновесий гидроокисей и окисей железа в растворах его хлоридов и сульфатов».

Таким образом, настоящая работа служит вторым этапом исследований по изучению ферри- и ферросиликатных сульфатных и хлоридных систем равновесия.

II. МЕТОДИКА ИССЛЕДОВАНИЯ

1. ОКИСНЫЕ СИСТЕМЫ

Кратко опишем постановку опытов в наших системах окисного типа. Приготовлялись растворы хлорного и сернокислого железа, содержащие 300 мг/л Fe₂O₃, раствор кремнекислого натрия, содержащий 300 мг/л SiO₂, и растворы сернокислого и хлористого магния, содержащие 300 мг/л MgO. Приготовленные и проанализированные растворы смешивались в соответствующих молекулярных отношениях таким образом, чтобы во всех окисных системах были получены концентрации: $Fe_2O_3 - 136 \text{ мг/л}$, SiO_2 от 50 до 100 мг/л и MgO — 34 мг/л. Все опыты по окисным системам были поставлены в интервалах pH от 2 до 9 и в интервалах Eh от +700 до +330 мв.

Смешение растворов в соответствующих молекулярных отношениях проводилось в особо сконструированных автоматических дозаторах (фиг. 1).



Фиг. 1. Автоматические дозаторы с мешалками

Автоматические дозаторы представляют собой широкие U-образные трубки диаметром 3,5 см с оттянутыми концами в виде пипеток. В одно колено засасывался раствор FeCl₃ или Fe₂(SO₄)₃, в другое — раствор Na₂SiO₃. Если система трехкомпонентная, то третий компонент наливался отдельно в бюретку емкостью 100 мл. Все эти растворы сливались по каплям со скоростью от 1 до 3 мл/мин. в банку с известным количеством дестиллированной воды и перемешивались в процессе сливания автоматической мешалкой. Щелочь добавлялась по каплям периодически очень небольшими дозами на протяжении всего синтеза для поддержания одинаковой щелочности среды. Смешение при каждом опыте проводилось в течение 8—12 часов. После слива измерялись pH и Eh системы, и все растворы, слитые в банки с притертыми пробками стекла Шотт, переносились в специальную термостатную комнату на длительную выдержку, где они хранились при 20° С до достижения системой состояния равновесия. Пробы ежедневно взбалтывались от руки.

Через определенные промежутки времени — 20, 40, 80, 120, 200 и 300 суток пробы контролировались на рН и Ећ среды, на содержание Fe₂O₃, SiO₂, Mg и на суммарный баланс ионов, учитываемый по величине электропроводности. Неизменное содержание в растворе указанных величин в течение некоторого времени (два-три анализа) указывало на достижение системой более или менее продолжительного состояния равновесия.

По достижении системой состояния равновесия пробы отфильтровывались через обычный фильтр с синей лентой, причем для ряда опытов, где отстой имел характер коллоидного раствора, использовался мембранный ультрафильтр № 2 с порами 2µ и диаметром 3,5 см. Фильтрование через мембранный ультрафильтр проводилось при помощи масляного или водяного насоса.

После окончательного отфильтровывания жидкости от осадка анализировались жидкая и твердая фазы. Осадки отмывались от Cl' дестиллированной водой, высушивались до воздушно-сухого состояния и подвергались химическому, термическому, микроскопическому, рентгеновскому и электрономикроскопическому анализам. Кроме кривых нагревания, были получены динамические кривые потери веса.

Железо, кремнекислота и магний в осадках определялись обычными весовыми методами, а в жидких фазах — различными колориметрическими методами.

Железо. Железо окисное и общее определялось колориметрически при помощи сульфо-салициловой кислоты в щелочной (аммиачной) среде на фотоколориметре типа ЦЗ-А. Вследствие незначительного содержания железа в наших растворах приходилось производить упарку жидкой фазы с 200—500 до 70 мл, чтобы количество железа в пробах лежало в интервале от 0,07 до 0,3 мг/100 мл. Такое количество Fe₂O₃ попадает в середину стандартной шкалы и соответствует наиболее плавному отрезку кривой.

К р е м н е к и с л о т а. Кремнекислота в жидкой фазе как окисных, так и закисных систем определялась колориметрически по методу Айзекса в модификации А. А. Роде (1947) с молибденовокислым аммонием. По этому методу мы определяли окрашенный в синий цвет продукт восстановления кремне-молибденовых соединений. Чувствительность данного метода колеблется от 0,05 до 0,2 мг на 100 мл SiO₂. Значительное количество кремнекислоты в наших растворах позволило нам брать для фотоколориметрирования от 10 до 70 мл раствора. Указанным методом мы пользовались только для ориентировочной проверки достижения системой состояния равновесия. При окончательной расфильтровке для определения кремнекислоты как в жидкой, так и в твердой фазе нами использовался обычный весовой метод.

Аморфная кремнекислота определялась двукратной обработкой 5%ным раствором соды. Каждая обработка проводилась в течение двух часов на горячей водяной бане. После этого в общем фильтрате определялась кремнекислота путем двойного выделения.

С целью получения кривой растворимости кремнекислоты проводилась последовательная обработка исследуемого осадка 5%-ным раствором соды в течение 30 минут. В фильтрате после каждой обработки определяли количество выделенной кремнекислоты, что позволяло выяснить природу последней и характер ее растворимости.

Магний. Магний в жидкой фазе определялся колориметрическим методом, основанным на способности гидроокиси магния образовывать

с органическим красителем — титановой желтой — в сильно щелочной среде (рН больше 12 от КОН) лак красного цвета. Довольно устойчивые коллоидальные растворы лака получаются при концентрации магния от 0,05 до 0,15 мг/100 мл раствора. Для работы именно в этом интервале концентрации мы брали на определение магния 2—5 мл жидкой фазы опытов.

Свободная гидроокись железа определялась оксалатным методом Тамма (Татт, 1934). Среди имеющихся методик по выделению свободной гидроокиси железа (Дроздов, Дроздов и Труог, Жефрайс, Дайн и др.) метод Тамма для наших малоустойчивых осадков был наиболее приемлемым ввиду его слабого воздействия на структуру осадка.

Мы проводили двукратную обработку осадка в течение 30 минут раствором оксалата аммония, имеющим pH = 4,40, а затем определяли содержание железа в фильтрате.

Определения pH и Eh проводились электрометрическим путем на ламповом потенциометре типа ЛП-3, pH определялся стеклянным электродом.

Весовой метод термоанализа проводился в лаборатории термического анализа Института геологических наук АН СССР Д.А. Виталь на установке А. И. Цветкова. Сущность этого метода заключается в постепенном, непрерывном нагревании исследуемого образца в течение часа до 1000—1200° С. Через каждую минуту производится отсчет веса образца на торзионных весах и учитывается температура его нагрева. Разница соседних отсчетов дает потерю в весе за данную минуту. Ежеминутные потери веса суммируются в определенных температурных интервалах. Зависимость между потерей в весе и соответствующей температурой выражается кривой, которая в отличие от статической кривой обезвоживания называется динамической кривой потери веса. Эта кривая позволяет выделить определенные этапы потери воды и охарактеризовать ее природу в соответствии с данными химического анализа. Точность этого метода 0,2 мг.

Рентгеновский анализ осадков окисных систем проводился в Институте геологических наук в лаборатории рентгеновского анализа при Отделе петрографии осадочных пород С. И. Берхин.

Кривые нагревания были получены в лаборатории А. И. Цветкова при ИГН АН СССР.

2. ЗАКИСНЫЕ СИСТЕМЫ

Вследствие того, что хлориты образуются в условиях восстановительной среды и обладают способностью быстро окисляться на воздухе, особое внимание с нашей стороны было обращено на приготовление исходных реактивов, самую постановку опытов и процесс хранения.

Исходными растворами служили 0,1н. растворы MgSO₄, Na₂SiO₃, Al₂(SO₄)₃ и FeSO₄, приготовленные на воде, лишенной кислорода. Наиболее сложным было приготовление раствора FeSO₄, который не должен был содержать ионов Fe^{...}, для чего следовало создать сильно восстановительную среду. Это достигалось тем, что в раствор FeSO₄ опускалась железная фортепианная проволока, при растворении которой выделялся водород, создававший восстановительную среду с низким значением Eh. Перед самой постановкой опыта бесцветный раствор FeSO₄, очищенный от примеси трехвалентного железа, анализировался на содержание железа, определялись pH и Eh. Характеристика раствора приведена в табл. 1.

Смешение растворов производилось при помощи описанных автоматических дозаторов, которые предварительно промывались азотом; в одно колено наливалась смесь из растворов Na₂SiO₃ и MgSO₄, а в другое — FeSO₄ — в одной серии и смесь FeSO₄ + Al₂(SO₄)₃ — в другой.

Характеристика исходных растворов

| | Раствор | | | | | | | | | рах рН | Eh | | | | | |
|---|---------|---|--------|---|---|---|---|---|---|--------|----|---|---|---|----------------------|-----------------|
| MgSO ₄ Na ₂ SiO ₃ | • | • | • | • | • | • | • | • | • | • | • | • | • | | · · 5,51 · · 11,0 | +491 +177 |
| $FeSO_4$. Al ₂ (SO ₄) ₃ | • | • | • • | | • | • | • | • | • | • | • | • | • | • | . 4,55 . Не опр. | —130 Не опр. |

Все опыты проводились без доступа воздуха. Растворы сливались со скоростью 1 мл/мин. в стеклянную банку и перемешивались в течение опыта при помощи автоматической мешалки. Смешанный раствор

разливался в эрленмейеровские колбы из стекла Шотт емкостью 250 мл; колбы, закрытые пробкой и залитые менделеевской замазкой, выдерживались при 20° С в теркомнате мостатной более Через определенные года. промежутки времени производились анализы на содержание FeO, Fe₂O₃,SiO₂,Al₂O₃, определялись рН, Еh.

Расфильтровывание жидкой и твердой фаз проводилось без доступа воздуха в токе азота в особом стеклянном аппарате (фиг. 2), осадки промывались спиртом и сейчас же анализировались. Анализ жидкой фазы не представлял трудности. 3aкисное железо определялось при помощи титрования перманганатом в присутствии серной кислоты, а малые его количества - колориметрическим методом при помощи αα-дипиридила. Окисное железо, кремнекислота и магний определялись описанными выше колориметрическими и весовыми методами.

Анализ твердой фазы в

Фиг. 2. Прибор для фильтрования в токе инертного газа

указанной системе производился двумя способами. Первый способ обычный: осадок промывался спиртом в токе азота до отсутствия реакции на SO"₄, высушивался до воздушно-сухого состояния и подвергался обычному валовому анализу. Для определения в осадке закисного железа, которому не давали окислиться, применяли другой способ: осадок, полученный из точно определенного объема раствора, отфильтрованный и промытый спиртом под током азота, без высушивания смывался с фильтра серной кислотой в мерную колбу на 250 мл. После этого в растворе определялись закисное железо, а также кремнекислота, магний и алюминий.

Расчет содержания в осадке FeO, MgO, Fe₂O₃, Al₂O₃ и SiO₂ делался в данном случае не на вес осадка, а на определенный объем раствора, из которого выпал данный осадок. Так как содержание этих же компонентов определялось одновременно и в жидкой фазе, мы смогли свести баланс химических компонентов в твердой и жидкой фазах.

Рентгеновский анализ всех синтетических осадков закисных систем проводился в рентгеноструктурном кабинете отдела минералогии Института геологических наук АН СССР Н. Н. Слудской. Метод рентгеновского анализа закисных синтетических осадков несколько отличался от обычно применяемой методики. Во избежание быстрого окисления осадков рентгеновский анализ проводился немедленно после вскрытия колб; осадки во влажном состоянии в виде сметанообразной массы помещались в целлулоидные трубочки, которые тут же замазывались, так что доступа воздуха во время экспозиции уже не было.

III. НЕКОТОРЫЕ ДАННЫЕ ПО ОСАЖДЕНИЮ КРЕМНЕКИСЛОТЫ, МАГНИЯ И ЖЕЛЕЗА

Прежде чем приступить к изучению сложных систем равновесий, нами предварительно были поставлены опыты по осаждению отдельных компонентов — кремнекислоты, магния и железа в условиях, сходных с физико-химическими условиями, при которых изучались системы. В этих опытах учитывалось влияние концентрации, времени, рН и Eh среды.

О саждение кремнеки слоты. Изучением условий осаждения кремнекислоты занимался ряд исследователей. Однако вопрос об осаждении кремнекислоты из растворов силиката натрия различных концентраций в зависимости от pH среды остался все же не вполне ясным.

Известно, что кремнекислота может существовать в растворе как в ионном, так и коллоидном состоянии, причем соотношение этих двух форм зависит от физико-химических показателей раствора.

Диссоциация кремнекислоты(H₂SiO₃) на ионы происходит как HSiO'₃—H⁺ или SiO''₃—H⁺. Диссоциация последнего типа может иметь место только при сильно щелочной реакции, не встречающейся обычно в природных условиях.

Степень диссоциации кремнекислоты очень незначительна, ее кислотные свойства проявляются лишь в сильно щелочной среде, и это ограничивает возможность химических реакций между кремнекислотой и рядом оснований, не обладающих достаточно сильными основными свойствами (Fe, Al).

Коллоидная кремнекислота является обычно отрицательно заряженным гидрофильным коллоидом, не меняющим своего заряда в щелочной, нейтральной и слабо кислой среде. По данным И. Н. Антипова-Каратаева и др. (1933), заряд геля кремнекислоты не меняет своего знака с увеличением кислотности до рH=1.

И. И. Гинзбург и И. А. Рукавишникова в своей работе (1951) приводят данные Рея и Гангули по растворимости силиката натрия в зависимости от величины pH. Из этих данных можно видеть пределы значений pH, при которых происходит осаждение SiO₂ в виде геля (для данной области концентраций). По Рею и Гангули, минимум стабильности золей кремнекислоты лежит при pH=7,0-9,1 (фиг. 3). По данным других исследователей, этот минимум лежит при pH=9,5-11,0, что они объясняют дегидратацией коллоидных частиц кремнекислоты под действием щелочей.

В. А. Каргин и А. И. Рабинович считают, что золи кремнекислоты, тщательно очищенные диализом от примесей, являются электрохимически нейтральными и не обладают кислыми свойствами, по крайней мере величина заряда частицы и степень диссоциации так малы, что не поддаются определению. Некоторые исследователи работали, повидимому, с недостаточно очищенными золями кремнекислоты, что и привело их к ряду неверных выводов о свойствах золя кремнекислоты (высокая кислотность,

большая степень диссоциации, величина заряда частицы). Если золь кремнекислоты недостаточно тщательно очищен, то свойства его будут зависеть, видимо, от способа, каким он был приготовлен. Таким образом, работая с различными типами золя кремнекислоты, можно получить различные данные.

Данные по осаждению кремнекислоты имеются в работе Мура и Мейнарда (Moore a. Maynard, 1929). Поставленные ими опыты, позволившие уточнить ряд прежних положений по этому вопросу, привели к получению синтетических силикатов магния. Мур и Мейнард рассматривают осаждение кремнекислоты из растворов силиката натрия. Они употребляли



Фиг. 3. Растворимость Na₂SiO₃, по Рею и Гангули

растворы растворимого стекла концентрации 30 и 500 мг/л. Исследовалось осаждающее действие солей: NaCl, K₂CO₄, MgSO₄, Ca(HCO₃)₂ (растворы этих солей употреблялись в концентрации нормальной морской воды), а также морской соли и, кроме того, действие CO₂ (пропускание через раствор в течение часа). Опыты анализировались через 25 и 75 дней. Результаты опытов в основном сводятся к следующему.

1. При обеих указанных выше концентрациях раствора силиката натрия морская вода и бикарбонат кальция являются наиболее активными осадителями кремнекислоты. Сульфат калия и хлорид натрия действуют менее эффективно.

2. CO₂ и MgSO₄ действуют как стабилизаторы в растворах силиката натрия, содержащих менее 25—30 мг/л SiO₂.

3. Ни в одном опыте не наблюдалось немедленного осаждения кремнезема, которое происходит гораздо медленнее, чем осаждение железа. Время является очень важным фактором в процессе осаждения кремнекислоты.

4. Сульфат магния немедленно дает осадок с растворами силиката натрия, содержащими более 25—30 мг/л SiO₂. С растворами Na₂SiO₃ меньшей концентрации сульфат магния никакого осадка не дает.

5. Осадок, получающийся в результате взаимодействия растворов силиката натрия и MgSO₄, является силикатом магния с избытком кремнекислоты.

6. Сульфат магния реагирует в растворе силиката натрия с кремнекислотой в ионной форме, образуя силикат магния, но не реагирует с кремнекислотой в коллоидном состоянии.

7. Полученные осадки имели различное соотношение MgO: SiO₂. В растворах большей концентрации Na₂SiO₃ (и более щелочных) соотношение MgO: SiO₂ = 1 : 2, в растворах с меньшей концентрацией Na₂SiO₃ (и менее щелочных) соотношение MgO : SiO₂ = 1 : 4. 8. В растворе силиката натрия при содержании SiO₂ менее 25—30 мг/л вся кремнекислота находится в коллоидном состоянии. С увеличением концентрации SiO₂ в растворе возрастает количество негидролизованной кремнекислоты, находящейся в ионной форме. При концентрации от 120 до 480 мг/л количество гидролизованной части SiO₂ остается постоянным.

Муром и Мейнардом также были проведены опыты по осаждению золей кремнекислоты, приготовленных различным образом. Согласно полученным результатам, все типы коллоидной кремнекислоты (отличающиеся по способу приготовления) с течением времени могут быть осаждены электролитами, входящими в состав морской воды. Скорость осаждения зависит от концентрации золя кремнекислоты. Каждому типу коллоидной кремнекислоты соответствует определенный электролит, действующий на него как самый эффективный осадитель.

Авторы отмечают влияние концентрации на осаждение золей кремнекислоты. В то же время у них отсутствует контроль за реакцией среды, а без этого трудно учесть влияние только одной концентрации как на эффективность действия отдельных электролитов, так и на состояние кремнекислоты в растворе.

И. И. Гинзбургом, А. И. Пономаревым и Н. С. Марголиной в 1951 г. были проведены опыты по получению осадков, содержащих $MgO+SiO_2$. В различных пропорциях смешивались растворы сернокислого магния (34,2 мг/л) и кремнекислого натрия (4,26 мг/л). При этом было замечено, что выпадение гидросиликатов магния начиналось при pH=9,5 и продолжалось при pH более 10 (pH=10— точка выпадения гидрата окиси магния). По мере повышения pH в осадках постепенно увеличивалось количество SiO₂, и они становились все более кислыми. Соотношение MgO: SiO₂ в осадке при pH=9,5 было 1:0,6, а при pH=10-1:1,02.

Дальнейшими опытами с растворами тех же концентраций было установлено, что абсолютное количество исходных растворов при одних и тех же отношениях не отражается сильно на составе осадков, но большие количества SiO₂ несколько повышают содержание SiO₂ в осадке. Полный химический анализ осадков показал, что они поглощают некоторые количества SO₃ и Na₂O и, следовательно, по мнению авторов, обладают амфолитоидными свойствами.

Полученные экспериментальным путем силикаты сравниваются с некоторыми природными силикатами магния по соотношению в них MgO и SiO₂. Полученные силикаты оказываются близкими к серпентину, девейлиту и керолиту. Авторы считают, что выпадение гидросиликатов магния из водных растворов и их состав будут определяться соотношениями MgO и SiO₂ в растворе и щелочной средой (pH выше 9,5).

Эти опыты значительно уточняют данные Мура и Мейнарда, но, к сожалению, авторы не фиксируют время взятия анализа, что весьма важно, так как состав осадков со временем меняется. Нам кажется, что можно говорить об осадках относительно устойчивого характера для данных физико-химических условий и типичного для них состава только тогда, когда мы будем рассматривать эти осадки как продукты равновесия системы MgO+SiO₂.

Нужно отметить, что полученные осадки исследовались весьма неполно: был сделан только химический анализ, но не было произведено термического, микроскопического и рентгеновского анализов. Не определялась и свободная SiO₂. Все это лишает уверенности в том, что повсюду не выпадал силикат магния MgSiO₃ с различным количеством аморфной кремнекислоты.

И. И. Феофаровой в 1950 г. были проведены опыты по взаимодействию углекислого кальция и гипса с растворами кремнекислого натрия. СаСОз при взаимодействии с Na₂SiO₃ дает осадок кремнекислого кальция только в присутствии CO₂. Растворы Na₂SiO₃ при концентрации SiO₃ не выше 1500 мг/л и не ниже 100 мг/л, взаимодействуя с гипсом, дают осадки кремнекислого кальция, которые в присутствии атмосферной углекислоты медленно карбонатизируются с образованием Ca(HCO₃)₂ и геля SiO₂.

По данным В. А. Ковды (1940), Na₂SO₄, NaCl и NaNO₃ не способствуют выпадению ионов SiO"₃ из разбавленных растворов, а уменьшают их взаимодействие с ионами Са и Mg.

С целью уточнения влияния концентрации на осаждение кремнекислоты из раствора силиката натрия нами были поставлены три серии опытов. Раствор кремнекислого натрия в первой серии содержал 3448 мг/л SiO₂, во второй — 800 мг/л SiO₂ и в третьей — 100 мг/л SiO₂. Опыты всех трех серий были поставлены в интервалах pH от 2,80 до 9,30. Требуемые величины pH были получены путем добавления к раствору кремнекислого натрия различных количеств 10%-ной соляной кислоты. Анализ растворов первой серии был произведен через 30 суток, второй — через 120 и третьей через 150 суток после постановки опытов. Результаты анализов даны в табл. 2 и изображены на фиг. 4. Согласно полученным результатам при

Таблица 2

| | 1,, | | |
|------------------------------------|-------------|--|--|
| Начальная концентрация, мг/л | Число суток | рН | Остаточная концентрация, мг/л |
| 3448 | 30 | 2,80 3,80 5,70 7,30 8,10 8,35 9,25 | 3416 3386 167 136 148 350 3392 |
| 800 | 120 | 3,10 4,50 6,00 7,00 8,00 9,00 | 792 788 114 380 784 794 |
| 100 | 150 | 3,30 4,30 6,30 7,20 8,30 9,30 | 100 98,5 98,0 98,0 98,3 98,3 |
| | | | |

Осаждение SiO₂ из раствора Na₂SiO₃ в зависимости от pH среды и от концентрации раствора

наиболее высокой концентрации максимум осаждения SiO₂ наблюдается в интервале pH от 5,70 до 8,10. Для второй серии опытов со средней концентрацией SiO₂ в 800 мг/л максимум осаждения наблюдается при pH = =6,0. Наконец, при слабой концентрации в 100 мг/л SiO₂ мы имеем вообще очень незначительное осаждение кремнекислоты со слабо намечающимся максимумом при pH=6-7.

Таким образом, на осаждение кремнекислоты очень существенное влияние оказывает ее концентрация в растворе: чем концентрация слабее, тем больший период времени необходим для осаждения кремнекислоты при одинаковых величинах pH. Осаждение магния. По данным Х. Т. Бриттона (1936), гидроокись магния начинает осаждаться при pH=10,5, силикат же магния — при pH=9,5. Данные по осаждению магния в системе $MgO+SiO_2$ имеются в вышеупомянутых работах Мура и Мейнарда (Moore a. Maynard, 1929) и И. И. Гинзбурга, А. И. Пономарева, М. Е. Марголиной (см. Гинзбург и Рукавишникова, 1951).



Фиг. 4. Осаждение SiO₂ из раствора Na₂SiO₃, в зависимости от pH среды при различной концентрации

 $a = 3448 \text{ mr/s SiO}_{1}; 6 = 800 \text{ mr/s SiO}_{2}; e = 100 \text{ mr/s SiO}_{2}$

С целью уточнения влияния концентрации магния на осаждение его гидроокиси из растворов MgCl₂ нами было поставлено несколько серий опытов. Растворы MgCl₂ содержали 2000 мг/л, 1400, 300 и 100 мг/л MgO. Опыты, поставленные в интервалах pH от 6 до 10,5, выдерживались в течение 150 суток, после чего проводился анализ растворов на содержание в них MgO.

Согласно полученным результатам (табл. 3, фиг. 5) при рH=10,5 окись магния резко осаждается из растворов MgCl₂ сильных концентраций (2000 и 1400 мг/л MgO); весьма незначительное осаждение наблюдается при концентрации 300 мг/л; при концентрации же 100 мг/л осаждения не наблюдается. Следовательно, при одном и том же pH осаждение гидро-

Осаждение гидроокиси магния из раствора MgCl₂ в зависимости от его концентрации и рН среды

| Начальная концентра- ция, мг/л | Число суток | рН | Остаточная концентра- ция, мг/л |
|--------------------------------------|----------------|-------------------------------|---------------------------------------|
| 2000 | 150 | 6,00 8,20 9,30 10,50 | 2000 2000 1992 1193 |
| 1400 | 150 | 7,00 8,80 9,90 10,50 | 1400 1387 1260 160 |
| 300 | 150 | 6,00 7,90 9,95 10,50 | 300 269 261 261 |
| 100 | 150 | 5,00 7,50 9,30 10,50 | 100 100 100 100 |
| | | Į | |



MgCl₃ в зависимости от pH среды при концентрации 2000, 1400, 300 и 100 мг/л MgO

окиса магния зависит от ее концентрации: чем концентрация слабее, тем больший период времени необходим для осаждения.

О с а ж д е н и е ж е л е з а. Осаждение гидроокиси железа определяется значением pH среды. По литературным данным, осаждение начинается при pH=2—3, а при pH=5,5 оно почти целиком заканчивается. Однако эти данные не являются достаточно точными, так как вид аниона, связанного с железом, оказывает влияние на pH осаждения гидроокиси.

По данным А. В. Казакова, Е. И. Соколовой и А. З. Вайнштейн, осаждение гидроокиси железа в хлоридной системе начинается при pH=4,6-5,0, а в сульфатной — при pH=2,2, причем в обоих случаях может считаться законченным при pH=6,5-7,0 (фиг. 6)¹.

Золь гидроокиси железа имеет положительный заряд в кислой среде, изоэлектрическая точка его лежит, по данным Маттсона (1938), при pH=7,1, а в более щелочных полях золь гидроокиси железа имеет отрицательный заряд.

По данным Мура и Мейнарда (Moore a. Maynard, 1929), морская вода и отдельные соли, входящие в состав морской воды (в концентрациях природной морской воды), способны быстро и полностью осаждать не только

¹ Масштаб ординат на фиг. 6, 8, 18 вычислен по формуле 5 √ мг/л, что вызвано необходимостью величины 0,01—100 поместить на весьма коротком расстоянии одну от другой.

гидрозоль окиси железа, но и гидрозоль окиси железа, стабилизированный органическим веществом; широко распространенные в природных водах и почве бактерии осаждают гидроокись железа из растворов его органических солей.



Фиг. 6. Осаждение железа в зависимости от рН среды

А. В. Казаковым и А. З. Вайнштейн в 1949 г. были поставлены опыты по осаждению гидроокиси железа в морской воде нормальной солености. Опыты показали, что осаждение начиналось при pH=3,0. Осаждение



Фиг. 7. Осаждение Fe" из раствора FeSO₄ в зависимости от pH среды

железа в кислых полях (до pH=7,1) может происходить в результате взаимной коагуляции золей гидроокиси железа и кремнекислоты. По данным В. Н. Симакова (1928), золи кремнекислоты оказывают коагулирующее влияние на гидроокись железа при соотношении Fe(OH)₃ : SiO₂ от 0,8 до 2,5. При pH большем, чем 7,1, золь кремнекислоты оказывает уже стабилизирующее влияние на гидроокись железа.

По данным И. Н. Антипова-Каратаева (1937), такое же влияние оказывают отрицательно заряженные гели гумусовых веществ при рН ниже 5,5. В интервале рН=5,5—7,5 они действуют как коагуляторы гидроокислов железа, при более щелочной реакции снова наблюдается пептизация железа гуматами натрия.

Для изучения осаждения гидрозакиси железа в зависимости от рН среды нами были проведены следующие опыты: в раствор FeSO₄, содержащий 3,64 г/л FeO, добавлялось различное количество (от 4 до 50 мл) NaOH и определялось остаточное содержание FeO в растворе FeSO₄.

Полученные данные показывают, что наиболее заметное осаждение Fe[•] происходит при pH=5,45 (по Бриттону, при pH=5,5), а уже при pH=6,50 гидрозакись железа оседает полностью (фиг. 7).

IV. СИСТЕМЫ РАВНОВЕСИЙ ОКИСНОГО ТИПА

В работах 1947 — 1948 гг. мы изучали осаждение гидроокиси железа в зависимости от pH среды в хлоридной и сульфатной системах; при этом было установлено, что осаждение гидроокиси железа в первом случае происходит при pH=4,6—5,0, а во втором — при pH=2,2.

Гидроокись железа, полученная первоначально в коллоидном состоянии, в течение года при низкой температуре может раскристаллизоваться и в хлоридных системах при pH=4,6—5,0 давать лепидокрокит, при pH=6,5—8,0 — гематит, а в сульфатных системах в интервалах pH от 2,2 до 10,0 — гетит.

Поставленные нами опыты по изучению осаждения железа в морской воде нормальной солености, когда присутствует не только Cl', но и SO₄, показали, что осаждение гидроокиси железа начинается при pH=3,0-Очевидно, что в этом случае большую роль играет также коагулирующая способность солей.

Наши последующие работы были направлены на изучение феррисиликатных систем равновесий. Как известно, кора выветривания в большом количестве содержит кремнезем, который входит в состав бурых железняков, а также рудных отложений. Вследствие этого было необходимо выяснить влияние кремнекислоты при различных значениях рН на осаждение железа из раствора и на характер образования твердой фазы. Так как среди рудных отложений встречаются магниевые феррисиликаты, то мы изучали системы, в которые наряду с железом и кремнекислотой был введен магний.

При анализе систем выяснилось, что на осаждение химических компонентов из растворов и на характер донных фаз влияют такие факторы, как концентрация растворов, молекулярные отношения компонентов, время, физико-химические параметры pH и Eh и, наконец, присутствие анионов Cl' и SO^{*}.

Синтетические продукты, полученные в кислых и щелочных полях и в различных интервалах окислительно-восстановительного потенциала, исследовались различными методами с целью выяснения их минералогической и химической природы.

Как упоминалось выше, до сих пор не уделялось достаточного внимания изучению феррисиликатных систем равновесия и анализу синтетических продуктов, полученных при данном равновесном состоянии системы. Поэтому результаты, которые были получены при исследовании донных фаз наших систем, являются первым шагом в этой области.

19

Для решения поставленных задач мы изучали следующие системы равновесий окисного типа (расположены в порядке их усложнения):

$$\begin{array}{c} \operatorname{Fe}_2\left(\operatorname{SO}_4\right)_3 - \operatorname{Na}_2\operatorname{SiO}_3 - \operatorname{NaOH} - \operatorname{H}_2\operatorname{O},\\ \operatorname{FeCl}_3 - \operatorname{Na}_2\operatorname{SiO}_3 - \operatorname{NaOH} - \operatorname{H}_2\operatorname{O},\\ \operatorname{Fe}_2\left(\operatorname{SO}_4\right)_3 - \operatorname{Na}_2\operatorname{SiO}_3 - \operatorname{MgSO}_4 - \operatorname{NaOH} - \operatorname{H}_2\operatorname{O},\\ \operatorname{FeCl}_3 - \operatorname{Na}_2\operatorname{SiO}_3 - \operatorname{MgCl}_2 - \operatorname{NaOH} - \operatorname{H}_2\operatorname{O}. \end{array}$$

Для работы использовались истинные растворы с концентрациями Fe₂O₃ от 70 до 136 мг/л, SiO₂ — от 50 до 100 мг/л и MgO — 17—34 мг/л. Всего по окисным системам было поставлено 40 опытов.

Разберем отдельно каждую систему.

А. ФЕРРИСИЛИКАТНЫЕ СУЛЬФАТНЫЕ СИСТЕМЫ

1. Система $Fe_2(SO_4)_3 - Na_2SiO_3 - NaOH - H_2O$

Для изучения этой системы нами были поставлены две серии опытов, различающихся молекулярными отношениями Fe₂O₃ : SiO₂ и концентрациями исходных компонентов (табл. 4—6). При этом были использованы растворы сернокислого окисного железа с содержанием Fe₂O₃ — 300 мг/л, кремнекислого натрия с содержанием SiO₂ — 300 мг/л и 0,1 н. раствор едкого натрия.

Первая серия опытов была поставлена в интервалах pH от 2,74 до 7,0, при молекулярных отношениях Fe_2O_3 : $SiO_2=1:1$, с исходными концентрациями $Fe_2O_3 - 136$ мг/л, $SiO_2 - 51$ мг/л и Na — от 39 до 95 мг/л. Вторая серия опытов проводилась в интервалах pH от 2,13 до 7,6 при молекулярных отношениях $Fe_2O_3: SiO_2=1:2$, с исходными концентрациями $Fe_2O_3 - 68$ мг/л, $SiO_2 - 51$ мг/л и Na — от 39 до 57 мг/л.

Таким образом, данная система была поставлена со слабыми концентрациями железа и кремнекислоты. Общий объем раствора во всех опытах сохранялся один и тот же — 2346 мл.

Все опыты ставились при 20° С. Системы достигли состояния равновесия через 200 суток.

1. Анализ жидкой фазы

а) Морфологическая характеристика системы

В кислых полях (pH менее 3,5) твердая фаза представляла собой осадки охристо-желтого цвета, жидкая фаза — желтоватый раствор, постепенно светлеющий по мере выпадения железа и кремнекислоты. С подщелачиванием среды осадки приобретали более темный, желто-бурый цвет и быстро выпадали из раствора, вследствие чего последний становился бесцветным и прозрачным. При pH=6,8—7,0 жидкая фаза приобретала характер мутного коллоидального раствора, из которого медленно выпадал желтовато-бурый осадок.

б) Характер осаждения химических компонентов

¹Независимо от молекулярных отношений Fe₂O₃ : SiO₂ во всех поставленных опытах можно было наблюдать осаждение железа и кремнекислоты. Степень осаждения зависела от величины pH. Осаждения натрия не наблюдалось, он всюду сохранялся в растворе в первоначальной концентрации.

Осаждение железа в обеих сериях начинается в кислых полях при pH = 2,13 и достигает максимума при pH = 7,0. В слабо щелочных полях (при

pH=7,6) наблюдается увеличение остаточной концентрации железа в растворе и замедленное его выпадение, в связи с чем отстой приобретает характер мутного коллоидного раствора. При pH=7,0, когда коллоидные частицы гидроокиси железа меняют свой заряд на отрицательный, происходит, очевидно, стабилизация их в растворе благодаря защитному действию кремнекислоты, частицы которой также заряжены отрицательно.

Кремнекислота в нашей системе в интервалах pH от 6 до 7 в присутствии железа осаждается на 76% в опытах первой серии и на 70% — в опытах второй серии. Значительное осаждение кремнекислоты мы объясняем взаимной коагуляцией золей, кремнекислоты и гидроокиси железа, так как



Фиг. 8. Осаждение Fe_2O_3 и SiO_2 в зависимости от рН среды в системе $Fe_2(SO_4)_3$ — Na_2SiO_3 — NaOH — H_2O

при той же концентрации SiO_2 в растворе ее осаждение в отсутствие железа в данных интервалах pH было мало заметным (фиг. 8).

Поглощения аниона SO"₄ осадками данной системы не происходило: качественные пробы на присутствие SO"₄ в осадках дали отрицательные результаты.

Следует заметить, что наибольшая скорость выпадения химических компонентов наблюдается в течение первых 20—30 дней, а затем осаждение замедляется.

в) Физико-химические показатели системы

Многочисленные измерения величин pH и Eh в течение года показали некоторые колебания величин pH (в среднем на 0,30) как в сторону кислой, так и щелочной среды. В обеих сериях наблюдается изменение величины Eh в сторону ее уменьшения (восстановления) с уменьшением содержания окисного железа в растворе. Содержанию последнего (Fe₂O₃) в количестве 45 мг/л соответствует величина Eh, равная 770—800 мв, а содержанию 0,150—0,200 мг/л Fe₂O₃ — равная 500—600 мв.

2. Анализ твердой фазы

^ГСинтетические продукты рассматриваемой системы представляли собой порошковидные вещества желтого и желто-бурого цвета в кислых полях при интервалах pH от 2,0 до 4,50, и коричневато-бурых тонов в слабо кислых, нейтральных и слабо щелочных полях. Изменение цвета связано, как увидим ниже, с переходом в другую минералогическую фазу.

Различные молекулярные отношения Fe₂O₃ : SiO₂ в исходных растворах на свойства осадков влияния не оказали, и осадки, полученные при одинаковых величинах pH в первой и второй сериях, аналогичны (табл.4 и 5).

Таблица 4

| ra | ĽW | 6 | cy- | Кон | центрац мг/л | ия, | | | |
|--------|------------|--------|-----------------|--------------------------------|-----------------|----------|--------------|------------|---|
| Ni onu | NaOH, | H20, N | Число тон ** | Fe ₂ O ₃ | SiO2 | Na | рн | En | характеристика системы |
| 1 | _ | 880 | 0 200 | 136 4,2 | 51 45 | 39 39 | 2,85 2,74 | 859 725 | Раствор светложелтого цвета, мутный. Осадка нет. Через 10 суток появ- ляется охристо-желтый осадок; раствор стано- вится беспветным и поо- |
| 2 | 40 | 840 | 0 200 | 136 0,320 | 51 41 | 77 77 | 3,56 3,22 | 818 720 | зрачным Раствор светложелтый, почти прозрачный. Через сутки становится бес- цветным. Осадок желто- бурого цвета |
| 3 | 50 | 830 | 0 200 | 136 0,100 | 51 36 | 86 86 | 4,80 4,00 | 707 622 | Раствор бесцветный, прозрачный. Осадок жел- то-бурого цвета |
| 4 | 55 | 825 | 0 200 | 136 0,150 | 51 18 | 91 91 | 6,20 6,00 | 619 500 | Раствор бесцветный, прозрачный. Осадок желто-бурого цвета |
| 5 | 6 0 | 820 | 0 200 | 136 6,00 | 51 16 | 95 95 | 6,80 7,00 | 562 520 | Раствор коллоид- ный желтого цвета, мут- ный. Осадок желтовато- бурый |

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы Fe₂(SO₄)₃ — Na₂SiO₃ — NaOH — H₂O при 20°C (серия первая) *

* Во всех опытах исходное соотношение Fe_2O_3 : $SiO_2 = 1:1$, $Fe_2(SO_4)_3 = 1066$ мл, $Na_2SiO_3 = 400$ мм.

** 0 — данные в день постановки опыта; 200 — данные равновесного состояния системы.

Данные микроскопического анализа позволяют вывести определенную закономерность и выделить для обеих серий опытов два минералогических типа синтетических осадков. Осадки (1,2,3,6,7 и 8), образованные в кислых полях, при интервалах pH от 2,0 до 4,60 обладают хорошей раскристаллизованностью и высоким показателем преломления — от 1,874 до 1,883. Эти осадки состоят из анизотропных неправильных остроугольных и округлых зерен желто-бурого цвета размером от 0,007 до 0,05 мм. Зерна обладают шагреневой поверхностью и поляризуют при скрещенных николях в золотисто-желтых, желтоватых и красно-бурых тонах. По мере подщелачивания среды количество раскристаллизованного материала несколько уменьшается, появляется аморфная гидратная масса желто-бурого цвета, и показатель преломления снижается до 1,858 (опыт 8). А. А. Винчелл (1933) указывает, что чистый, искусственно приготовленный гетит без примеси воды имеет показатель преломления Nm = = 2,37, но если минерал загрязнен (например, примесью кремнекислоты или воды), то его показатель преломления снижается до 2,00 и даже до 1,87. Порошковые разности гетита отличаются желтым цветом.

Согласно сказанному, наши осадки, полученные в кислых полях pH, и по цвету и по показателю преломления вполне соответствуют гетиту или гидрогетиту (табл. 4, 5 и 6).

Таблица 5

| Ta | E N | E | cy- | Кон | центрац мг/л | ц и я, | | | |
|--------|-------|---------------------|-----------------|--------------------------------|-----------------|---------------|--------------|------------|--|
| Ni onu | NaOH, | H ₂ 0, M | Число ron •• | Fe _s O _s | S10, | Na | рн | Еп | Характеристика системы |
| 6 | _ | 1413 | 0 200 | 68 45 | 51 40 | 39 39 | 2,0 2,13 | 803 770 | Раствор прозрачный, бесцветный. Осадка нет. Через 40 суток появ- ляется светложелтый налет на стенках |
| 7 | - | 1413 | 0 200 | 68 0,20 | 51 39 | 39 39 | 3,73 3,90 | 817 665 | Раствор бесцветный, прозрачный, осадок жел- то-бурый |
| 8 | 5,0 | 1408 | 0 200 | 68 0,170 | 51 30 | 43 43 | 4,20 4,10 | 776 610 | Раствор бесцветный, прозрачный. Осадок жел- то-бурый |
| 9 | 7,2 | 1406 | 0 200 | 68 0,150 | 51 18 | 45 45 | 5,12 5,54 | 715 600 | Раствор бесцветный, прозрачный. Осадок жел- то-бурый |
| 10*** | 10,0 | 1403 | 0 200 | 68 0,50 | 51 16 | 46 46 | 6,14 6,84 | 652 450 | Раствор бесцветный, прозрачный, с желто-бу- рым осадком. Через 100 дней раствор сильно помутнел и приобрел коллоидный харак- тер |
| 11 | 14,5 | 1399 | 0 200 | 68 30 | 51 27 | 52 52 | 6,6 7,0 | 578 425 | Раствор желтый, кол- лоидный. Небольшой желтый осадок |
| 12 | 18 | 1393 | 0 200 | 65 Не опр. | 51 33 | 57 57 | 7,6 7,6 | 330 350 | Раствор желтый, слабо коллоидный. Небольшой желтый осадок |
| | | | | | | | | 1. I | |

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы Fe₂(SO₄)₃ — Na₂SiO₈ — NaOH—H₂O при 20°С (серия вторая)*

* Во всех опытах исходное соотношение Fe₂O₃: SiO₃ = 1:2, Fe₂(SO₄)₃ — 533 мл, Na₂SiO₂—400 мл. ** 0 — данные в день постановки опыта; 200 — данные равновесного состояния системы. *** Опыт 10 был поставлен дополнительно. Анализы твердой фазы в нем не производились.

Осадки 4, 5, 11 и 12, полученные в слабо кислой и нейтральной среде, менее окристаллизованы и обладают более низким показателем преломле-

Химический состав, цвет и показатель преломления осадков системы Fe₂(SO₄)₃ — Na₂SiO₃ -- NaOH -- H₂O

| · | | | Показа- | | | Моленулярные | | | | | |
|----------|----------|-------------------------|------------------------------|-------------------------------|-----------------------------------|--------------|-------|--------|------------------------------|---|---|
| No cepai | Nº OILHT | Цвет осадка | тель преломле- ния, Nm | гигроско- пическая вода | кристал- лизацион- ная вода | \$i02 | Fe₂O, | сумма | аморфная SiO ₂ | свободная Fe ₂ O ₃ | отношения Fe ₂ O ₂ : SlO ₂ : H ₂ O |
| I | 1 | Желтый | 1,874 | 5,52 | 18,50 | 3,00 | 79,15 | 100,65 | _ | Не опр. | 1,00:0,10:2,10 |
| | 2 | » | 1,874 | 5,35 | 17,87 | 4,85 | 78,20 | 100,92 | _ | » » | 1,00:0,17:2,03 |
| | 3 | Желтый с бурым оттенком | Не опр. | 10,55 | 17,24 | 5,37 | 78,14 | 100,75 | - | » » | 1,00:0,19:1,96 |
| i | 4 | Коричнево-бурый | 1,750 | 14,23 | 13,24 | 16,18 | 70,21 | 99,63 | 2,60 | 35,00 | 1,00:1,02:3,34* |
| | 5 | Желто-коричневый | 1,750 | 14,05 | 12,60 | 22,00 | 67,00 | 101,60 | 13,2 | 39,00 | 1,00:0,70:4,00* |
| II | 6 | Желто-коричневый | 1,883 | He o | предели | ялось | - | - | _ | - | — |
| | 7 | Темнокоричневый | 1,883 | 10,50 | 18,50 | 10,88 | 70,30 | 99,68 | _ | - | 1,00:0,41:2,32 |
| | 8 | Желто-коричневый | 1,858 | 11,20 | 18,50 | 16,00 | 64,90 | 99,40 | 0,80 | Не опр. | 1,00:1,13:5,68* |
| | 9 | Желто-бурый | 1,848 | 11,36 | 11,50 | 31,73 | 56,36 | 99,59 | 11,52 | 29,50 | 1,00:1,93:3,67* |
| | 11 | » | 1,677 | He o | пределя ! | ялось | _ | _ | | 27,96 | |
| | 12 | » , | 1,646 | 16,67 | 8,60 | 24,14 | 67,16 | 99,90 | 12,00 | 32,20 | 1,00:0,92:2,18* |

* За вычетом аморфной SiO₂ и свободной Fe₂O₃.



Фиг. 9. Микроскопический снимок осадка 5. Увел. 90. При одном николе. Система Fe₂ (SO₄)₃ — Na₂SiO₃ — NaOH — H₂O

ния Nm=1,750, 1,646 (осадок 12) и Nm=1,677 (осадок 11); это уже не позволяет отнести их к гетиту, а заставляет сделать предположение об образовании в процессе опытов феррисиликатов (фиг. 9).

По химическому составу полученные синтетические продукты различны. Осадки, полученные в кислых полях при pH=2,5-4,0, характеризуются бо́льшим содержанием железа (около 80%), очень незначительным содержанием кремнекислоты (3,0-4,7%) и бо́льшим содержанием кристаллизационной воды (17%) (табл. 6). Такой состав близок к составу гетита или гидрогетита.

По литературным данным, химический состав гетита предусматривает содержание $Fe_2O_3 - 89,9\%$ и $H_2O - 10,1\%$. В гидрогетитах содержание воды бывает выше, чем это полагается по формуле гетита, и достигает 18-25%.

Как отмечают Н. С. Курнаков и Е. Я. Роде (1926), рентгенометрически установлено, что в действительности существует одно соединение с соотношением $Fe_2O_3: H_2O=1: 1$, обладающее определенной кристаллической решеткой. Разности же гидроокислов железа, богатые водой, являются гидрогелями, которые в зависимости от степени гидратации и кристаллизации содержат в различном количестве адсорбированную воду.

Все гидроокислы железа, содержащие воду, носят название лимонитов Fe₂O₃ · aq. Разности лимонита, относительно бедные водой, иногда называются гидрогетитами.

Таким образом, не только по микроскопическому анализу, но и по химическому составу синтетические продукты, полученные в кислых полях, можно охарактеризовать как гидрогетитовые. Присутствие незначительного количества кремнекислоты, которая, как показали данные анализов содовых вытяжек, связана с железом, а также несколько завышенное содержание кристаллизационной воды дают основание предполагать, что в этих осадках наряду с гетитом образуется еще и какое-то количество феррисиликата или силикагеля.

Иная картина наблюдается в слабо кислых и нейтральных полях. В интервалах pH от 6,0 до 7,0 данные химических анализов показывают уменьшение в осадках кристаллизационной воды до 11—13%, снижение количества железа — до 70—55% и возрастание содержания кремнекислоты — до 31%. Указанный химический состав и четкие стехиометрические соотношения химических компонентовв осадках, полученных при pH = =6,0—7,0, заставляют предположить образование в этих полях уже не гидрогетита, а продуктов, близких к феррисиликатам.

Валовое содержание кремнекислоты в осадке 4 составляет 16,18%, количество аморфной кремнекислоты в этом же осадке — 2,6%. Следовательно, количество кремнекислоты, связанной с железом, составляет 13,58%. В осадке 5, образованном в более щелочной среде (при pH=6,8), содержание аморфной кремнекислоты возрастает до 13%. Данные вытяжек, по Тамму, для опытов 4, 5, 8, 9 и 12 показали, что около 50% общего количества железа связано с кремнекислотой (табл. 6).

Следовательно, в интервалах pH от 4,2 до 7,6 (опытах 4, 5, 8, 9 и 12) кремнекислота связывается с железом в виде феррисиликата типа Fe_2O_3 . ·SiO₂·nH₂O. При этом количество воды в осадках колеблется от 2 (опыт 12) до 6 (опыт 8) молекулярных эквивалентов, осадок же 9 имеет формулу $Fe_2O_3 \cdot 2SiO_2 \cdot 4H_2O$.

Результаты рентгеновского анализа (табл. 7) согласуются с данными по химическому и минералогическому составу осадков: в кислых средах дебаеграммы показывают до 10 несколько размытых, но вполне доступных для измерения линий, характерных для гетита. По мере подщелачивания среды количество линий гетита уменьшается; при pH=6—7 они исчезают совсем, но вместо них появляются две новые слабые линии

Таблица 7

Дебаеграммы осадков системы $Fe_2(SO_4)_3 - Na_2SiO_3 - NaOH - H_2O$

| · | Эталон гетит | ra• | | | Опыт | 1 | Опыт | 2 | Опыт | 3 | Опыт | 8 |
|--------|---|--|---|--|--|--|---|---|--|---|---|---|
| I | II | d | I | d | I | đ | I | d | I | d | I | d |
| Слабая | 16 — - Оч. слабая 58 — - Слабая 15 Сильная 16 — 173 — 180 — 190 Сильная 141 » 153 — 164 — 175 — 189 Средняя 190 Средняя 192 — 193 Средняя 194 — 195 — 192 — 193 Средняя 194 — 195 — 192 — 193 Средняя 194 — 195 — 195 — 196 > 197 Средняя 198 — 199 — 199 Сраня 100 | $\begin{array}{c} - \\ 4,74 \\ - \\ 4,39 \\ 4,02 \\ - \\ 2,63 \\ 2,43 \\ - \\ 2,11 \\ - \\ 2,11 \\ - \\ 1,77 \\ 1,69 \\ 1,54 \\ 1,49 \\ - \\ 1,34 \end{array}$ | — Сильная — Сильная Средняя Оч. слабая Средняя Оч. слабая Слабая » Оч. слабая | $\begin{array}{c} - \\ - \\ - \\ - \\ - \\ - \\ 2,68 \\ 2,43 \\ - \\ 2,17 \\ 1,91 \\ 1,68 \\ 1,56 \\ 1,48 \\ 1,31 \end{array}$ | — — — — — Слабая Средне раз- мытая Слабая Оч. слабая Оч. слабая Оч. слабая Оч. слабая » » » | $ \begin{array}{c} -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ -\\ $ | Средняя Средняя Сильно размытая Слабая Сильная Слабая Сильная Слабая » Оч. слабая | $\begin{array}{c} - \\ - \\ - \\ - \\ - \\ - \\ - \\ 2,63 \\ 2,38 \\ - \\ 2,16 \\ 1,87 \\ - \\ 1,68 \\ 1,54 \\ 1,49 \\ 1,435 \\ 1,32 \end{array}$ | Слабая Сильная Слабая Оч. слабая Слабо размытая То же » » | | Оч. слабо размытая Средняя Слабая Оч. слабая Оч. слабо размытая | |

^{*} Дебаеграммы эталонов гетита взяты из работы И. Д. Седлецкого (1941). Условия съемки: излучение Fe Ka, сила тока 10 ма, напряжение 35 кв, экспозиция 20 часов, диаметр камеры 66 мм.

со значениями d = 9,09 и 4,09, расшифровать которые не удалось. Следовательно, данные рентгеновского анализа подтверждают образование гетита в кислых полях и скрытокристаллических (рентгеноаморфных) продуктов — в полях щелочных.



Фиг. 10. Кривая нагревания осадка 1



Фиг. 11. Кривая нагревания осадка 9

Кривая нагревания осадка 1, образованного при pH=2,74, подтверждает его гидрогетитовую природу: основная масса воды выделилась до 320°, после чего выделения воды не происходило. Кривая нагревания осадка 9, образованного в более щелочной среде (pH=5,54), отлична от кривой нагревания гетита: хотя выделение воды и происходит до 320°, но при 650° С обнаруживается экзотермический эффект (фиг. 10 и 11).

2. Cucmema $Fe_2(SO_4)_3 - Na_2SiO_3 - MgSO_4 - NaOH - H_2O$

Для исследования данной системы было поставлено шесть опытов в интервалах pH от 3 до 10 и в интервалах Eh от 280 до 760 мв. Концентрации компонентов: Fe₂O₃—68 мг/л, SiO₂—51 мг/л и MgO — 17 мг/л. Системы достигли состояния равновесия через 200—300 суток (табл. 8—11).

Внешняя характеристика системы и характер осаждения химических компонентов те же, что и в ранее исследованной системе. Максимальное осаждение железа приурочено к интервалу pH от 3,0 до 6,50; около 7,0 наблюдается увеличение содержания железа в растворе, что так же, как и в предыдущей системе, может быть объяснено защитным действием золя кремнекислоты на золь гидрата окиси железа, который, достигнув своей изоэлектрической точки, при pH=7,0 меняет положительный заряд на отрицательный.

Степень осаждения кремнекислоты увеличивается по мере подщелачивания среды.

Незначительное уменьшение содержания магния в жидкой фазе наблюдается уже при pH=4,85. Это объясняется, повидимому, поглощением катиона магния коллоидными частицами осадка, ибо pH осаждения гидроокиси магния (10,5) и его силиката (9,50) еще не достигнут. При pH= =8,90 происходит более значительное осаждение магния. Первоначальная концентрация раствора сернокислого магния в опытах была 17 мг/л MgO, через 200 суток — только 3 мг/л MgO.

Таблица 8

| № Число | | | Концентр | ация, мг/л | | | |
|-------------|------------------------------------|--|--|--|--|--|---|
| л∾ опыта | Число суток | Fe₂O₃ | SiO2 | MgO | Na | рН | Eh |
| 1 | 0 40 90 200 220 240 | 68 1,62 1,33 0,80 0,80 0,80 0,80 | 51 50 50 48 48 48 48 | 17 17 17 17 17 17 17 | 45 45 45 45 45 45 | 3,12 3,20 3,30 3,40 3,40 3,40 3,40 | 760 722 695 693 693 693 |
| 2 | 0 40 90 200 240 300 | 68 0,150 0,160 0,180 0,180 0,180 0,180 | 51 49 45 43 43 43 | 17 15 14 14 13 13 | 48 48 48 48 48 48 48 48 | 5,0 5,12 5,0 5,0 4,85 4,85 | 530 530 530 550 550 550 550 |
| 3 | 0 90 200 240 300 | 68 0,20 0,20 0,17 0,17 0,17 | 51 36 35 25 24 24 | 17 12 12 11 11 11 | 51 51 51 51 51 51 51 | 6,0 6,10 6,0 6,0 6,0 6,0 | 375. 440. 440. 450. 450. 450. |
| 4 | 0 40 90 200 240 300 | 68 1,50 0,90 1,00 1,00 1,00 | 51 30 31 21 19 19 | 17 13,5 12,7 13,1 13,0 13,0 | 55 55 55 55 55 55 55 | 7,0 7,1 7,0 6,8 6,8 | 440 400 360 355 355 |

Изменение жидкой фазы системы Fe₂(SO₄)₃ — Na₂SiO₃ — MgSO₄ — NaOH—H₂O с течением времени

Процесс изменения жидкой фазы в системе вплоть до достижения ею состояния равновесия можно проследить по данным табл. 8. Для сульфатной системы без магния получены аналогичные результаты, которые мы здесь не приводим.

Анализ твердой фазы

Осадки в сухом состоянии представляли собой порошкообразные вещества. Цвет их менялся в зависимости от pH среды, из которой они выпадали, от желто-бурого (при pH=3,0) до красно-буро-коричневого (при pH=10).

Как в системе без магния, так и в сернокислой системе с магнием синтетические осадки, полученные в кислой и щелочной средах, по своей химической и минералогической природе отличны между собой, что можно видеть из табл. 9 и 10. Осадки, образованные в кислой среде (до рH= =4,60), характеризуются незначительным содержанием SiO₂ (3-7%), большим содержанием окиси железа (75%) и отсутствием аморфной

Таблица 9

| <u>و</u> | ыта Т, мл мл | | cy- | к | онцентр | ация, ми | :/л | | | Характеристика | |
|----------|--------------------|--------|---------------------|--------------------------------|-----------|----------|------------|---------------|------------|---|--|
| No oilei | NaOH, | Н20, м | 1-1 MCJIO TOK ** | Fe ₂ O ₃ | sio, | MgO | Na | pH | Eh | СИСТЕМЫ | |
| 1 | 7 | 1271 | 0 240 | 68 0,800 | 51 48 | 17 17 | 45 45 | 3,12 3,40 | 760 693 | Раствор бесцвет- ный, прозрачный. Осадок желто-бу- рый | |
| 2 | 10 | 1268 | 300 | 68 | 51 43 | 17 | 48 | 5,00 | 530 550 | } Тоже | |
| 3 | 12 | 1256 | 000 | 0,100 | | 10 | | 4,00 | 000 | | |
| 4 | 16,5 | 1251 | 300 | 68 0,170 | 51 24 | 17 11 | 51 51 | 6,00 6,00 | 375 450 | } | |
| 5*** | 60 | 1218 | 0 300 | 68 1,00 | 51 19 | 17 13 | 55 55 | 7,00 6,80 | 440 355 | Раствор бледно- желтый, слабо опа- лесцирует. Осадок коричнево-бурый | |
| 6 | 65 | 1213 | 0 200 | 68 — | <u>51</u> | 17 9 | 96 | 8,30 7,40 | 350 360 | Осадки светло- желтые. Отстой слабо оцалесци- рует, светложел- того цвета | |
| | | | 0 200 | 68 — | 51 16 | 17 3 | <u>101</u> | 10.00 8,90 | 280 330 | Осадки красно- буро-коричневого двета | |

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы Fe₂(SO₄)₃ — Na₂SiO₃ — MgSO₄ — NaOH—H₂O при 20°C *

* Bo BCEX OIINTAX MCXOHOE COOTHOMEHME $Fe_2O_3: MgO: SiO_2 = 1:1:2$.

** 0 — данные в день постановки опыта; от 200 до 300 — данные равновесного состояния системы.

*** Опыты 5 и 6 были поставлены с целью выяснения осаждения магния в данной системе в щелочных полях без дополнительного изучения твердой фазы.

Химический состав, цвет и показатель преломления

| JN≱ | | Показатель | Химический состав, % на | | | | | | |
|-----------------------|---|---|--|---|--|--|--|--|--|
| опыта | Цвет осадка | преломления, Nm | гигроскопи- ческая вода | кристаллиза- ционная вода | SiO2 | | | | |
| 1 2 3 | Желтый | 1,905 1,805 1,725 | 5,45 15,25 8,26 | 21,00 20,11 16,21 | 3,40 7,64 21,00 | | | | |
| 4 5 6 7 8 | ком Тоже Желто-бурый » Желтый Желтый | 1,725 1,725 1,666 1,948 1,720 | 10,25 22,18 18,62 5,20 10,81 | 18,24 10,48 13,87 20,70 16,96 | 25,36 20,10 29,04 3,66 25,17 | | | | |

* За вычетом аморфной SiO₂ и свободной Fe₂O₃.

кремнекислоты. С подщелачиванием среды в осадках увеличивается количество кремнекислоты (до 29%), уменьшается содержание Fe₂O₃ (до 44—56%), появляются магний и аморфная кремнекислота.



Фиг. 12. Извлечение аморфной SiO₂ из осадка 4 при последовательных получасовых обработках 5%-ным раствором соды в системе Fe₂ (SO₄)₃ — Na₂SiO₃ — MgSO₄ — NaOH — H₂O

Аморфная кремнекислота в опыте 4 (pH=6,80) была определена методом последовательных получасовых обработок осадка 5%-ным раствором соды при нагревании на водяной бане. После трех таких обработок, т. е. через 1,5 часа, в раствор перешло 4% SiO₂, дальнейшие содовые вытяжки кремнекислоты уже не извлекали (фиг. 12). Это заставляет предположить, что кремнекислота, сохраняющаяся в составе осадков после содовых вытяжек, находится в связанной форме. Содержание связанной SiO₂ составляет в осадке 3—12%, а в осадке 4—21,36%, связанной же Fe₂O₃ почти во всех опытах около 50%. Следовательно, по данным химических анализов, осадок, полученный в кислой среде, можно охарактеосадков системы $Fe_2(SO_4)_3 - Na_2SiO_3 - MgSO_4 - NaOH - H_2O$

| 5солютно сух | ую навеску | | Молекулярные отноше- | | | |
|---|---|--|-------------------------------|---|--|--|
| Fe ₂ O ₃ | MgO | сумма | аморфная SiO ₂ | свободная Fe ₂ O ₈ | $\mathbf{Fe}_{2}\mathbf{O}_{2}:\mathbf{SiO}_{2}:\mathbf{MgO}:\mathbf{H}_{2}\mathbf{O}$ | |
| 75,25 68,76 58,40 | | 99,65 99,78 100,13 | | Не опр. [»] 27,40 | 1,00:0,12:0,0:2,48 1,00:0,29:0,14:2,36 1,00:1,03:0,59:4,66* | |
| 53,09 64,65 44,78 75,12 56,24 | 3,40 4,68 12,51 $\overline{2,0}$ | 100,09 99,81 100,20 99,47 100,37 | 4,00 Не опр. 12,00 — | 26,02 Не опр. 22,38 — | 1,00:2,10:0,50:6,00* 1,00:2,02:2,23:5,50* | |

ризовать как гидрогетит с незначительной примесью феррисиликата или силикагеля, а осадки, полученные в слабо кислых и слабо щелочных полях, как магниевые феррисиликаты, в которых молекулярные соотношения окислов, рассчитанные по данным химических анализов, могут бытьпредставлены следующим образом: для осадка 3—Fe₂O₃·SiO₂·0,5MgO· ·4,5 H₂O, для осадка 4—Fe₂O₃·2SiO₂·0,5MgO·6H₂O и для осадка 6— Fe₂O₃·2SiO₂·2,5MgO·6H₂O.

По данным микроскопического и рентгеновского анализов, осадки, образованные в кислых, нейтральных и щелочных полях, также резкоразличаются между собой.

Осадок 1, полученный при pH = 3,40, полностью раскристаллизован и представляет собой желтые зерна неправильной, большей частью округлой формы, размером от 0,02 до 0,05 мм. Все зерна имеют высокий показатель преломления (1,905) и при скрещенных николях прекрасно поляризуют в оранжево-желтых тонах (фиг. 13—14). Рентгеновский анализ такого осадка показал хорошо выраженные, типичные линии гетита.

Осадок 2, образованный при pH = 4,85, раскристаллизован лишь частично, частично же имеет аморфную структуру. Основная масса желтобурых зерен имеет скрытокристаллический характер, слабо анизотропна и обладает показателем преломления, равным 1,805; менее окристаллизованные зерна имеют показатель преломления, равный 1,770. Размер зерен от 0,007 до 0,03 мм.

По данным рентгеновского анализа (табл. 11), для этого осадка отмечается начальная стадия кристаллизации, но собственно кристаллического вещества еще нет. И, наконец, осадки 3,4,5 и 6, полученные в более щелочной среде при pH=6,0—8,9, представляют собой гидратную изотропную желто-бурую массу либо с редкими округлыми зернами (осадки 3 и 6), либо без оформленных зерен (осадки 4 и 5) с показателями преломления 1,725 (осадки 3, 4 и 5) и 1,666 (осадок 6).

С целью проверки полученных результатов были поставлены два дополнительных опыта при рH=3,2 (опыт 7) и при рH=7 (опыт 8). Системы достигли равновесия через 300 суток. Анализ твердой фазы показал почти полную аналогию полученных данных с результатами ранее поставленных опытов при тех же значениях рН. Некоторая разница наблюдалась в количестве адсорбированного магния.

Дебаеграммы осадков системы Fe_2 (SO_4)₃ — Na_2SiO_3 — $MgSO_4$ — NaOH — H_2O

| | Эт | алон гез | гита • | | | Опыт і | Опыт 2 | | |
|-------------|------|----------|--------|------------|------|-----------------------------|--------|-----------------|---------------|
| I | d | I | d | I | d | I | đ | I | d |
| | | Слабая | 4,39 | | - | _ | - | Средне размытая | 4,39 |
| Сильная | 4,15 | Сильная | 4,02 | Сильная | 4,20 | Средне размытая | 4,08 | | — |
| Средняя | 3,40 | | | _ | - | Оч. слабая | 3,23 | | |
| Сильная | 2,68 | Сильная | 2,63 | Сильная | 2,68 | Средняя | 2,62 | Слабо размытая | 2,77 |
| Оч. сильная | 2,44 | × | 2,43 | Средняя | 2,43 | Средне широкая | 2,37 | Средне широкая | 2,50 |
| Средняя | 2,19 | Средняя | 2,11 | » | 2,17 | Слабо размытая широ- кая | 2,12 | Слабо размытая | 2,29 |
| Слабая | 1,92 | - 1 | - | Оч. слабая | 1,91 | Оч. слабая | 1,85 | Оч. слабая | 1,968 |
| Средняя | 1,66 | Сильная | 1,69 | » | 1,68 | Средне размытая | 1,67 | Слабо размытая | 1,759 |
| Сильная | 1,56 | » | 1,54 | Слабая | 1,56 | Слабая | 1,53 | Слабая | 1,601 |
| » | 1,46 | » | 1,49 | » | 1,48 | » | 1,48 | » | 1,542 1,48 |
| Оч. слабая | 1,41 | | - | | - | Оч. слабая | 1,42 | _ | - |
| | | | | l | | | | | 1 |

٠

^{*} Дебаеграммы эталонов гетита взяты из работы И. Д. Седлецкого (1941). Условия съемки: излучение Fe Kα, сила тока 10 ма, напряжение 35 кв, экспозиция 20 часов, диаметр камеры 66 мм.



Фиг. 13. Микроскопический снимок осадка 1, полученного п1и pH=3,40. Увел. 150. При одном николе. Система Fe₂ (SO₄)₃ - Na₂SiO₃ - MgSO₄ - - NaOH-H₂O



Фиг. 14. Тот же осадок, что и на фиг. 13, при скрещенных николях



Фиг. 15. Микроскопический снимок осадка 7, полученного при р
Н=3,20.Увел. 150. При одном николе. Система
 Fe $_2$ (SO4)3 — Na2SiO3 — MgSO4 — —NaOH — H2O



Фиг. 16. Тот же осадок, что и на фиг. 15. при скрещенных николях


Фиг. 17. Микроскопический снимок осадка 8, полученного при р
Н=7,0. Увел. 150. При одном николе. Система Fe
2 $(\mathrm{SO}_4)_3$ — $\mathrm{Na}_2\mathrm{SiO}_3$ — MgSO_4 — — NaOH — H2O

Осадок 7, полностью раскристаллизованный, состоял из округлых зерен желто-бурого цвета размером 0,002—0,003 мм (фиг. 15 и 16). Все зерна анизотропны, хорошо поляризовали при скрещенных николях в желтобурых и оранжево-красных тонах и обладали высоким показателем преломления, характерным для гетита-лимонита (Nm = 1,948). Рентгеновский анализ вторично показал наличие линий хорошо раскристаллизованного типичного гетита.

Осадок 8 совсем не раскристаллизованный, представляет светложелтую изотропную массу с разбросанными в ней желто-бурыми зернами неправильной формы. Показатель преломления осадка 1,720 (фиг. 17). Рентгеновский анализ не обнаружил никаких линий на дебаеграммах, т. е. показал аморфное вещество.

На основании изложенных данных можно сделать следующие выводы. Осадки, полученные синтетическим путем, выпадают, повидимому, в форме коагеля, образовавшегося вследствие взаимной коагуляции золей Fe(OH)₃ и SiO₂ (при подщелачивании среды).

Присутствие магния в осадках, выпавших при pH от 4,85 до 8,90, можно объяснить поглощением катиона магния коллоидными частицами осадка и ускорением осаждения катиона магния в растворе, где присутствуют другие катионы. При pH=9,50 магний выпадает как силикат, а при pH=10,50 — как гидроокись.

Как в системах без магния, так и в системах с присутствием последнего, намечается ясное различие в химической и минералогической природе полученных осадков в зависимости от реакции среды. В кислых полях при pH от 2,0 до 4,5 образуется хорошо раскристаллизованный гетит или гидporeтит, о чем свидетельствуют данные рентгеновского, термического, микроскопического и химического анализов. В нейтральных и щелочных полях образуются силикаты железа. Эти феррисиликаты почти аморфны, но четкие стехиометрические отношения химических компонентов, некоторая «упорядоченность» структуры, по данным рентгеновского анализа, а также слабая анизотропность свидетельствуют о самой начальной стадии раскристаллизации вещества.

Резкого перехода от одного типа к другому нет; постепенный переход выражается в том, что с подщелачиванием среды уменьшаются окристаллизованность осадка, показатель преломления (от 1,905 до 1,666), число линий на дебаеграммах (от 10 до 0), меняется химический состав — постепенно увеличивается содержание SiO₂ и уменьшается количество железа.

Б. ФЕРРИСИЛИКАТНЫЕ ХЛОРИДНЫЕ СИСТЕМЫ

1. Cucmema $\text{FeCl}_3 - \text{Na}_2\text{SiO}_3 - \text{NaOH} - \text{H}_2\text{O}$

При исследовании этой системы нами были поставлены две серии опытов, отличающиеся между собой различным молекулярным отношением Fe₂O₃: SiO₂ и концентрацией исходных компонентов (табл. 12—16). При постановке опытов были использованы растворы хлорного железа с содержанием Fe₂O₃ — 300 мг/л, кремнекислого натрия с содержанием SiO₂ 300 мг/л и 0,0805 н. раствор едкого натрия.

Первая серия опытов была поставлена с молекулярными отношениями $Fe_2O_3 : SiO_2 = 1 : 1$ и с исходными концентрациями $Fe_2O_3 - 136$ мг/л, $SiO_2 - 51$ мг/л и Na—от 86 до 118 мг/л. Интервалы рН — от 3,10 до 7,90. Вторая серия опытов ставилась с молекулярными отношениями $Fe_2O_3 : SiO_2 = 1 : 2$ и исходными концентрациями $Fe_2O_3 - 136$ мг/л, $SiO_2 - 102$ мг/л и Na от 86 до 120 мг/л. Интервалы рН от 3,44 до 8,20.

Все опыты проводились при 20°С и нормальном давлении. В обеих сериях система достигла состояния равновесия через 200 суток.

1) Внешняя характеристика системы

В разных интервалах pH характер системы различен. В кислых полях (pH от 3,1 до 3,5) она представляет собой темножелтый, почти прозрачный, слабо коллоидный раствор без осадка, с едва заметной мутью на дне, появляющейся через 100 суток. При pH = 4,9-5,5 раствор приобретает коллоидный характер и через 40 дней появляется осадок желто-бурого цвета. В среде, близкой к нейтральной (pH=6,5-6,7), из желтого коллоидного раствора сразу выпадает желто-бурый осадок; выпадение осадка продолжается 20 дней, после чего раствор становится совсем прозрачным.

В более щелочных цолях (pH около 7 и выше) наблюдается несколько замедленное осаждение железа и некоторое увеличение его остаточной концентрации в растворе, вследствие чего последний приобретает коллоидный характер.

Данная характеристика относится к обеим сериям опытов, независимо от концентраций химических компонентов и их молекулярных отношений.

2) Характер осаждения химических компонентов

Различный характер осаждения из растворов железа и кремнекислоты зависелот pH раствора и не зависел от молекулярных отношений Fe₂O₃:SiO₂. Натрий, так же как и в сульфатных системах, сохранял всюду первоначальную концентрацию и в осадке обнаружен не был. Нашими прежними опытами, поставленными в тех же интервалах pH и Eh, но в гидротермальных условиях, т. е. при температуре 150° С и давлении 4,87 атм. была доказана возможность образования минерала акмита (эгирина), имеющего в своей кристаллической решетке наряду с железом и кремнекислотой также и натрий.

В обеих сериях опытов максимальное осаждение железа наблюдается при pH = 6,00-6,50; по мере подщелачивания среды осаждение железа заметно снижается, и при pH = 7 и выше растворимость железа увеличивается (фиг. 18).

Очевидно, существенную роль играет присутствие кремнекислоты, оказывающей при pH выше 7,0 защитное действие на частицы золя гидроокиси железа. Как известно, при этом значении pH коллоидные частицы гидроокиси железа приобретают отрицательный заряд; частицы золя кремнекислоты при этих условиях pH также заряжены отрицательно. Вследствие этого проявляется стабилизирующее влияние кремнекислоты на частицы гидроокиси железа.

Так же, как и в феррисульфатных системах, осаждение кремнекислоты при слабых концентрациях ее происходит постепенно, по мере подщелачивания среды в интервалах pH от 3,0 до 9,0. В первой серии при pH=6,50— 7,0 кремнекислота осаждается на 80%, а во второй серии при тех же значениях — на 50%.

Выпадение химических компонентов особенно быстро происходит в течение первых 20—30 дней, после чего процесс осаждения железа и кремнекислоты становится замедленным.

Физико-химические константы

Физико-химические показатели системы с течением времени испытывают некоторые изменения: pH среды изменяется в сторону увеличения, а величина окислительно-восстановительного потенциала — в сторону уменьшения, т. е. восстановления. Этот факт указывает на прямо пропорциональную связь между величиной окислительно-восстановительного



Фиг 19. Микроскопический снимок осадка 4, полученного при pH = 6,50 и Eh = +400 мв. Увел. 150. При одном николе. Система FeCl₃ – --Na₂SiO₃ – NaOII – H₂O



Фиг. 20. Микроскопический снимок осадка 5, полученного при pH = 7,90 и Eh = + 440 мв. Увел. 150. При одном николе. Система FeCl₃ - - Na₂SiO₃ - NaOH - H₂O



Фиг. 21. Микроскопический снимок осадка 7, полученного при pH = 4,50 и Eh = + 530 мв. Увел. 90. При одном николе. Система FeCl₃ - Na₂SiO₃ - NaOH - H₂O

потенциала и содержанием окисного железа в растворе. С уменьшением последнего уменьшается и величина Eh. С другой стороны, отмечается обратная пропорциональность между значениями pH и Eh: чем выше pH, тем меньше величина Eh. Наши выводы вполне согласуются с данными, имеющимися в литературе (Гинзбург и др., 1951). Указанная закономерность также связана с уменьшением количества Fe₂O₃ в растворе.



Вследствие осаждения из раствора железа и кремнекислоты соответственно уменьшается и баланс ионов в растворе, что отражается на величине электропроводности. Неизменность последней в течение некоторого времени наравне с другими данными позволяла судить о наступлении в системе состояния равновесия.

3) Анализ твердой фазы

Как отмечалось выше, осадок начинает выпадать из раствора лишь при pH=5,0—5,60 (при меньших значениях pH он не образуется). Цвет синтетических осадков примерно одинаковый для обеих серий: желтобурый, иногда с коричневым оттенком. Все осадки представляют собой порошкообразные аморфные разности. Микроскопический анализ показывает, что осадки обеих серий в интервале pH от 5,50 до 8,0 не раскристаллизованы и представляют собой желто-бурые остроугольные зерна неправильной формы (фиг. 19—21) размером от 0,007 до 0,05 мм. При скрещенных николях они изотропны, что указывает на аморфную структуру осадков. Большинство зерен обладает показателем преломления 1,750 и лишь незначительное количество — 1,786, характерным для гидрогетитовых разностей.

Рентгеновский анализ осадков не обнаружил никаких линий на дебаеграммах, что также говорит об их аморфном состоянии.

По химическому составу полученные синтетические продукты обеих серий (табл. 12, 13 и 14) близки между собой. В зависимости от величины pH содержание Fe₂O₃ колеблется от 65 до 70%, SiO₂ от 17 до 23% и кристаллизационной воды от 8 до 13%. По мере подщелачивания среды намечается в твердой фазе явное увеличение содержания кремнекислоты и уменьХимический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы FeCl₃—Na₂SiÔ₃—NaOH—H₂O при 20° C (серия первая^{*})

| | ан Бан Сан Сан Сан Сан Сан Сан Сан Сан Сан С | | | | | | | | | |
|----------------|--|---------|-----------------|--------------------------------|----------|-------------------------------------|--------------|---|--|--|
| № опыта | NaOH, M | Н20, мл | Число тон ** | Fe ₂ O ₃ | SiO, | SiO, Na PH Eh anertrong BogHoorb | | Удельная электропро- водность *** | Характеристика системы | |
| 1 | 60 | 820 | 0 200 | 136 111 | 51 44 | 86 86 | 3,17 3,10 | 730 670 | 7,82·10 ⁻⁴ 7,27·10 ⁻⁴ | Темножелтый, про- зрачный раствор. Осадка нет. Через 100 суток появляется слабая муть |
| 2 | 7 0 | 810 | 0 200 | 136 96 | 51 34 | 93 93 | 3,74 3,56 | 760 644 | 6,69.10 ⁻⁴ 6,05.10 ⁻⁴ | Темножелтый, слабо коллоидный раствор. Осадка нет |
| 3 | 80 | 800 | 0 200 | 136 0,110 | 51 18 | 102 102 | 4,90 5,48 | 696 500 | 5,56·10-4 5,62·10-4 | Раствор коллоидный, желто-бурый. Через 40 суток появляется желто- бурый осадок |
| 4 | 90 | 790 | 0 200 | 136 0,070 | 51 16 | 110 110 | 6,00 6,50 | 621 400 | 5,64.10-4 5,49.10-4 | Первоначально жел- тый, коллоидный рас- твор с небольшим осад- ком. Через 20 суток осадок полностью выпа- дает и раствор стано- вится прозрачным |
| 5 | 100 | 780 | 0 200 | 136 0,800 | 51 9 | 118 118 | 7,03 7,90 | 564 440 | 5,62.10-4 5,36.10-4 | Первоначально раствор бесцветный, прозрачный. Осадок желто-бурый. Через 80 суток раствор становится желтым, кол- лоидным |

* Во всех опытах исходное соотношение Fe_2O_3 : $SiO_2 = 1:1$, $FeCl_3 = 1066$ мл,

Na₂SiO₃—400 мл. ** 0 — данные в день постановки опыта; 200 — данные равновесного состояния системы.

*** В обратных смах.

шение количества окиси железа, что полностью согласуется с соотношением этих же компонентов в жидкой фазе при тех же значениях рН. Присутствия натрия в осадках не обнаружено.

Анализ содовой вытяжки показал, что кремнекислота в осадках частью находится в свободном аморфном состоянии, частью же связана с железом в виде феррисиликата. В осадках первой серии аморфной SiO₂ найдено 20-23% и связанной 77-80% (от ее валового содержания). В осадках второй серии содержание аморфной кремнекислоты увеличивается до 63%. В обеих сериях опытов отмечено, что по мере подщелачивания среды уменьшается количество аморфной SiO₂ и соответственно увеличивается содержание кремнекислоты, связанной с железом. Так, в опыте 7 при рН=4,50 аморфная кремнекислота присутствовала в количестве 63% по отношению к общему валовому ее содержанию, так что на долю связанной оставалось только 37%. В опыте 9a при pH=7,00 связанной кремнекислоты было уже 73%, аморфной SiO₂-27%.

Как показала последовательная шестикратная обработка осадков 5%-ным раствором соды для удаления всей аморфной кремнекислоты



Фиг. 22. Извлечение аморфной SiO₂ из осадка 9 при последова-тельных получасовых обработках 5%-ным раствором соды. Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — NaOH — H₂O

Таблица 13

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы $FeCl_3 - Na_2SiO_3 - NaOH - H_2O$ при 20° C (серия вторая *)

| La La | IIM | 5 | cy- | Кон | центр мг/л | ация, | | | Удельная | Харак тери стика |
|-----------|-------|---------------------|------------------------|--------------------------------|-----------------|------------------|------------------------------|-------------------|--|---|
| Ne onlin' | NaOH, | H ₂ 0, m | Число тон •• | Fe ₂ O ₂ | sio, | Na | pH | En | электропро- водность *** | системы |
| 6 | 11 | 469 | 0 200 | 136 25 | 102 80 | 86 86 | 3,12 3,44 | 798 602 | 8,06·10-4 7,54·10-4 | Темножелтый, сильно коллоидный раствор. Осадка нет. Небольшая муть |
| 7 | 30 | 450 | 0 200 | 136 0,85 | 102 70 | 100 100 | 3,90 4,50 | 633 530 | 6,67.10-4 6,60.10-4 | Первоначально темно- желтый, сильно кол- лоидный раствор. Через сутки появляется желто- бурый осадок. Через 70 суток раствор стал прозрачным и бесцвет- ным. Осадок увеличился |
| 8 | 35 | 445 | 0 200 | 136 0,53 | 102 57 | 105 105 | 5,00 5,50 | 571 480 | 6,43·10 ⁻⁴ 6,05·10 ⁻⁴ | Бесцветный, прозрач- ный раствор. Осадок желто-бурый |
| 9 | 40 | 440 | 0 | 136 | 102 | 109 | 7,15 | 514 | 6,27.10-4 | Желтый коллоидный |
| 9a 10 | 50 | 430 | 200 200 0 200 | 1,03 1,2 136 He | 50 102 40 | 109 120 He | 7,18 7,00 9,00 8,20 | 415 300 300 | 6,67·10 ⁻⁴ — | раствор. Осадок желто- бурый Желтый коллоидный раствор. Осадок желто- бурый |

* Во всех опытах исходное соотношение Fe_2O_3 : $SiO_2 = 1:2$, $FeCl_3 - 1066$ мл. Na₂SiO₃ — 800 мл. ** 0 — данные в день постановки опыта; 200 — данные равновесного состояния

*** В обратных омах.

37

системы.

Таблица 14

| Химический с | COCTAB, | цвет | И | показател | 5 | преломления | осадков | системы |
|--------------|---------|---------------------|---|--------------------------------------|---|-------------|---------|---------|
| | , | FeCl ₂ - | 1 | Na ₂ SiO ₂ —Na | 0 | H_H,0 * | | |

| | | | Nm ^{npe-} | | Хи % на | миче абсол | ески ютно с | й сост ухую на | ав, веску | | Молертанине |
|------------|----------------|--|-------------------------|---|------------|--------------------------------|----------------|------------------------------|---|--|----------------|
| Nê cepitii | № опыта | Цвет осадка | Показатель ломления, | гигросно- пическая вода кристал- лизацион ная вода SiO _a | | Fe ₂ O ₈ | сумма | аморфная SiO ₂ | свободная Fe ₂ O ₉ | отношения Fe ₁ O ₃ : SiO ₂ : H ₂ O ** | |
| I | 3 | Желто- бурый | - 1,786 1,750 | 20,79 | 11,28 | 17,77 | 70,50 | 99,55 | 4,20 | 15,40 | 1,00:0,65:1,82 |
| | 4 | То же | 1,786 1,750 | 15,71 | 11,37 | 18,29 | 71,32 | 100,98 | 4,10 | 16,00 | 1,00:0,68:1,82 |
| | 5 | Желто-бу- рыйскс- ричневым оттенком | 1,750 1,734 | 13,31 | 12,90 | 22,00 | 66,00 | 100,90 | 4,52 | 14,60 | 1,00:0,91:2,23 |
| II | 7 | Желтый с бурым оттенком | 1,750 | 14,93 | 13,17 | 17,31 | 69,85 | 100,33 | 11,00 | 17,00 | 1,00:0,31:2,21 |
| | 8 | Темножел- тый с бурым оттенком | 1,750 | 12,12 | 14,34 | 21,88 | 64,23 | 100,45 | 9,00 | 14,76 | 1,00:0,69:2,42 |
| | 9 | То же | 1,740 | 17,56 | 8,41 | 23,81 | 67,55 | 99,77 | 6,42 | 17,53 | 1,00:0,90:1,50 |
| | 10 | » » | Не опр. | 17,18 | 12,83 | 23,18 | 63,83 | 99,84 | 6,50 | 15,34 | 1,00:0,91:2,31 |

* Качественная проба на содержание С1' в осадках показала присутствие его в виде следов (очевидно, в поглощенном состоянии).

** За вычетом аморфной SiO₂ и свободной Fe₂Ó₃.

Таблипа 15

Извлечение аморфной SiO₂ из осадков (% на абсолютно сухую навеску осадка)

| N | | Bcero | | | | | |
|--------|------|-------|------|------|------|------|----------|
| осадка | 1 | 2 | 2 3 | | 4 5 | | выделено |
| 5 | 2,06 | 1,10 | 0,14 | 0,92 | 0,00 | 0,00 | 4,22 |
| 9 | 2,28 | 1,63 | 0,85 | 1,66 | 0,00 | 0,00 | 6,42 |

из осадка достаточно трехчасового воздействия на него этого раствора (табл. 15 и фиг. 22).

В исследованных образцах присутствует окись железа, не связанная с кремнекислотой. Количество ее равно 14—15%, что составляет 22—24% от общего валового содержания Fe₂O₃.

Вычисление состава, по данным химических анализов, после исключения свободной гидроокиси железа и аморфной SiO₂ при pH от 4,50 до 5,50 в первой и второй сериях опытов, имеют состав, соответствующий формуле 3Fe₂O₃.2SiO₂.5—7H₂O.

Осадки, выделившиеся в щелочных полях при pH от 7,0 до 8,0, имеют формулу несколько другого вида, а именно $Fe_2O_3 \cdot SiO_2 n \cdot H_2O$, где *n* колеблется от 1,50 (опыт 9) до 2,31 (опыт 10). Кривая нагревания осадка 8 показывает, что гидратная вода в основном выделяется при 150° С (фиг. 23). Выделения воды после 400° С уже не происходит.

По динамической кривой потери веса воды при нагревании (осадок 8) видно, что выделение воды происходит несколькими этапами. Абсорбированная влага в количестве 3,5% выделяется в температурном интервале до 90° С. Основная масса гидратной воды выделяется от 90 до 250°С. Наконец, выделение остатка воды в количестве 7,8% происходит при температуре 350—400°С. Свыше 400°С выделения воды уже нет (табл. 16, фиг. 24). Электронно-микроскопический снимок осадка 9 изображен на фиг. 25

| | 1 80. | лица 10 | 1 |
|----------------|-------------------------------|------------------|-------|
| Потеря | веса воды из при нагревани | | |
| Время, мин. | Температура, °С | % потери воды | |
| | <u> </u> | | |
| 1 | 25 | _ | |
| 2 | 45 | 2 | |
| 3 | 60 | 1,2 | |
| 4 | 100 | 0,15 | 400% |
| 5 | 145 | — | 350% |
| 6 | 1 195 | 8.0 | 070°Y |

6.0

7,5

0.15

7

8

9

10

11

250

320

370

430

470-1000



Фиг. 23. Кривая нагревания осадка 8. Система FeCl₃ — Na₂SiO₈ — NaOH — H₂O

Физико-химические показатели реактивов

| Растворы солей | рН | Ећ |
|---|--|-----------------------|
| FeCl ₃ (300 мг/л Fe ₂ O ₃) Na ₂ SiO ₃ (300 мг/л SiO ₂) MgCl ₂ (300 мг/л MgO) | 2,40 11,0 6,05 | 838 Не¥опр. 430 |
| | | |
| 24 | | |
| × 22 | | |
| à 18 | ┽╌┽╌┽ | + $+$ $+$ |
| | | |
| de 12 | | |
| ê 10 | | ╉━╢╼ |
| | | |
| | ┼─┼╍┤━ | + |
| | | |
| TUU ZUU JUU 4UU S Tem | 100 600 700 1 10 epamypa, °C | 100 900 1000 |

Фаг. 24. Динамическая кривая потери веса при нагревании (осадок 8). Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — NaOH — H₂O



2. Cucmema $\text{FeCl}_3 - \text{Na}_2\text{SiO}_3 - \text{MgCl}_2 - \text{NaOH} - \text{H}_2\text{O}$

При изучении этой системы (табл. 17—23) было поставлено шесть опытов с молекулярными отношениями Fe_2O_3 : MgO : SiO₂=1 : 1 : 2, в интервалах pH от 3,0 до 10. Для опытов использовались растворы солей со следующими начальными концентрациями химических компонентов: FeCl₃ с содержанием $Fe_2O_3=136$ мг/л; Na₂SiO₃ с содержанием SiO₂==102 мг/л; MgCl₂ с содержанием MgO=34,3 мг/л.

1) Характеристика системы

В кислых полях при pH=3,0 и Eh=848 жидкая фаза представляла собой желто-бурый сильно коллоидный раствор без осадка. Начиная с pH= =4,60 (Eh=450) и до pH=6,0 (Eh=398), твердая фаза представлена желтобурым хлопьевидным осадком, жидкая — прозрачным бесцветным раствором. При нейтральной и слабо щелочной реакциях (pH=7,0 и выше) отмечается, как было описано выше, большая растворимость железа, обусловливающая коллоидный характер раствора и его желтоватый цвет. Осадок желто-бурый, хлопьевидный.

2) Характер осаждения химических компонентов

В кислых полях при pH от 3,0 до 6,0 из раствора осаждаются окислы железа и кремнекислота. Магний в кислой среде не осаждается и находится в растворе в исходной концентрации. В средах, близких к нейтральной, при pH=6,80 начинает осаждаться в едва заметном количестве Mg (доли процента). По мере подщелачивания среды степень осаждения его увеличивается. Натрий из раствора не осаждается, и его концентрация при взятых интервалах pH и Eh остается в растворе постоянной.

Наиболее полное осаждение железа, как и в описанных выше системах без MgO, происходит в интервале pH от 4,50 до 6,0. В более щелочных полях растворимость Fe(OH)₃ увеличивается вследствие защитного действия кремнекислоты.

Кремнекислота осаждается постепенно в зависимости от увеличения рН среды.

3) Физико-химические показатели

Сравнивая между собой отдельные опыты данной системы, поставленные при различных pH, можно заметить обратно пропорциональную зависимость между величинами pH и Eh: чем выше pH, тем меньше величина Eh для данного опыта.

Неоднократные измерения физико-химических констант в каждом отдельном опыте показали, что заметного изменения рН с течением времени для большинства опытов не наблюдается; величина же Eh меняется со временем в сторону восстановления, что связано с постепенным выпадением Fe⁻⁻⁻ из раствора в твердую фазу.

Процесс изменения жидкой фазы системы вплоть до достижения состояния равновесия можно видеть из данных табл. 17. Для хлоридной системы без магния получены аналогичные результаты.

4) Анализ твердой фазы

Все осадки представляют собой порошковые разности желто-бурого цвета или коричневого с желтым оттенком.



Фиг. 25. Электронно-микроскопический снимок осадка 9. Увел. 13 200. Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — — NaOH — H₂O



Фиг. 26. Микроскопический снимок осадка 2. Увел. 150. При одном николе. Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — MgCl₂ — NaOH — H₂O

Фиг. 27. Микроскопический снимок осадка 3. Увел. 90. При одном николе. Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — NaOH — H₂O



Фиг. 28. Микроскопический снимок осадка 4. Увел. 150. При одном николе. Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — MgCl₂ — NaOH — H₂O

Труды ГИН, в. 3

| Изменение | жидкой | фазы с | истемы | с те | чением | времени. |
|-----------|----------------------|---------------------|---------------------|-----------|--------|------------------|
| Систе | ма FeCl _э | -Na ₂ Si | O ₃ —MgC | $l_2 - N$ | NaOH—H | l ₂ Ò |

| N9 | Число | KOE | центр | ация, м | г/л | | | Удельная |
|--------|---------|--------------------------------|-------|---------|-----|------|-------------|----------------------------|
| опыта | суток * | Fe ₂ O ₃ | SiO2 | MgO | Na | рН | Eh | электропровод- ность ** |
| | 1 | | | | | | | |
| 1 | 0 | 136 | 102 | 34 | 78 | 3,0 | 878 | |
| | 20 | 18,0 | 55 | 34 | 78 | 3,02 | 750 | - |
| | 40 | 15,8 | 53 | 34 | 78 | 3,08 | 700 | — |
| | 200 | 16,0 | 55 | 34 | 78 | 3,00 | 750 | 9,89.10-4 |
| | 280 | 16,0 | 55 | 34 | 78 | 3,00 | 750 | 9,83.10-4 |
| 2 | 0 | 136 | 102 | 34 | 115 | 4,50 | 553 | _ |
| | 20 | 0,56 | 49 | 34 | 115 | 5,09 | 432 | - |
| | 40 | 0,57 | 49 | 34 | 115 | 5,10 | 460 | _ |
| | 200 | 0,24 | 47 | 34 | 115 | 4,60 | 450 | 8,25.10-4 |
| | 280 | 0,24 | 47 | 34 | 115 | 4,60 | 45 0 | 8,15.10-4 |
| 3 | 0 | 136 | 102 | 34 | 117 | 6,0 | 445 | |
| | 20 | 1,06 | 48 | 34 | 117 | 6,58 | 415 | |
| | 40 | 0.52 | 45 | 34 | 117 | 6,35 | 400 | |
| | 200 | 0.40 | 45,8 | 33.8 | 117 | 6.10 | 396 | 7.68.10-4 |
| | 280 | 0,40 | 46,0 | 33,8 | 117 | 6,10 | 398 | 7,62.10-4 |
| 4 | 0 | 136 | 102 | 34 | 125 | 6,80 | 400 | <u> </u> |
| | 20 | 0,58 | 44 | 32 | 125 | 6.88 | 385 | |
| | 140 | 0.57 | 43 | 32 | 125 | 7.00 | 390 | — |
| | 200 | 0,50 | 45,5 | 33 | 125 | 6,80 | 368 | 5.07.10-4 |
| | 280 | 0,50 | 46 | 33 | 125 | 6,80 | 368 | 4,99.10-4 |
| | | | | [| , | | |] |

* 0 — данные в день постановки опыта; от 20 до 280 — данные равновесного состоявия системы.

** В обратных омах.

Согласно данным микроскопического анализа, осадки, образованные в более кислых полях (pH=4,50), аморфны и представляют собой нераскристаллизованные желто-бурые зерна округлой и остроугольной формы размером от 0,007 до 0,05 мм (фиг. 26). Показатель преломления этих зерен 1,745. При pH=6,10 и выше, когда начинает осаждаться магний, наблюдается некоторая, очень слабая раскристаллизованность осадка, которая выражается в слабой поляризации бесцветных кристалликов в светлосерых тонах. Размер кристалликов 0,01 мм, а показатель преломления Nm-1,540 (осадок 4) (фиг. 27, 28).

Рентгеновский анализ полученных синтетических продуктов для опытов 2 и 4 (см. табл. 22) показал отсутствие линий на дебаеграммах и, следовательно, аморфную структуру осадков. Несмотря на аморфное состояние, в строении осадков намечается некоторая «упорядоченность», о чем можно судить по широкому расплывчатому кольцу на дебаеграммах. Эта «упорядоченность» свидетельствует о наступлении самой начальной стадии кристаллизации вещества. Степень кристаллизации ясно увеличивается в опыте 3, дебаеграмма которого дает на очень сильном общем фоне пять линий интерференции. Незначительное количество линий свидетельствует о присутствии большого количества аморфного вещества

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы FeCl₃ — Na₂SiO₃ — MgCl₂ — NaOH — H₂O при 20° C

| Ta * | IM | 5 | | Кон | цевтр | ация | , мг/л | | | Харантеристика |
|-------------|-------|---------------------|----------------|--------------------------------|------------------|---------------|------------|--------------|------------|---|
| M OILN | NaOH, | H ₂ 0, M | HECIO CYTOP | Fe ₂ O ₃ | SiO ₂ | MgO | Na | рн | ЕП | системы |
| 1 | | 211 | 0 280 | 136 16 | 102 55 | 34,3 34,3 | 78 78 | 3,0 3,0 | 878 750 | Желто-бурый, слабо коллоидный раствор. Осадка нет |
| 2 | 38 | 172 | 0 280 | 136 0,24 | 102 47 | 34,3 34,3 | 115 115 | 4,50 4,58 | 553 450 | Бесцветный, прозрач- ный раствор. Осадок желто-бурый, хлоцье- видный |
| 3 | 40 | 171 | 0 280 | 136 0,40 | 102 46 | 34,3 33,85 | 117 117 | 6,0 6,10 | 445 398 | Первоначально бес- цветный, прозрачный раствор с желто-бурым осадком. Со временем раствор приобрел очень слабую опалесценцию |
| 4 | 48,5 | 175 | 0 280 | 136 0,50 | 102 46 | 34,3 33,0 | 125 | 6,80 6,80 | 400 368 | Раствор светложелтый коллоидный. Осадок желто-бурый, хлопье- видный |
| 5 | 68 | 143 | 0 220 | 136 0,80 | 102 37 | 34,3 18 | 144 144 | 8,50 8,00 | 320 330 | Осадок желтый с бу- роватым оттенком. От- стой светложелтый, со слабой опалесценцией |
| 6 | 100 | 111 | 0 220 | 136 He onp. | 102 33 | 34,3 3,16 | 176 | 10,0 8,90 | 270 288 | Раствор бесцветный. Осадок желто-бурый |

* Во всех опытах исходное соотношение Fe_2O_3 : MgO: SiO₂ = 1:1:2, FeCl₃ — 1066 мл, Na₂SiO₃ — 800 мл и MgCl₂ — 269 мл.

** 0 — данные в день постановки опыта; 220 и 280 — данные равновесного состояния системы.

и о слабой степени окристаллизованности осадка. Характер линий заставляет предполагать образование железистого магнезиального силиката.

Для опыта 6 на дебаеграмме получены три линии интерференции, по которым можно предположить самую начальную стадию раскристаллизации вещества; четко расшифровать эти линии не удалось.

Химический состав

По своему химическому составу полученные синтетические продукты близки между собой; особенно сходны осадки опытов 3 и 4, сформированные при нейтральной и слабокислой реакциях (pH=6,10 и 6,80) (табл. 21).

Данные этой же таблицы свидетельствуют об одинаковой химической природе полученных веществ. Наблюдаются лишь незначительные колебания в содержании кремнекислоты (20—32%), железа (47—66%) и кристаллизационной воды (8—13%). Около 50% кремнекислоты находятся в свободном и аморфном состоянии, остальное количество кремнекислоты связано с железом в виде ферриспликата магнезиального типа.

|)ê | | Обра | Bcero | | | | |
|--------|------|------|-------|------|------|------|----------|
| осадка | 1 | 2 | 3 | 4 | 5 | 6 | выделено |
| 3 | 1,93 | 2,31 | 1,25 | 1,24 | 0,00 | 0,00 | 6,73 |

Извлечение аморфной SiO₂ из осадка 3 (% на абсолютно сухую навеску осадка)

Для изучения характера извлечения аморфной кремнекислоты из осадка 3 была проведена шестикратная обработка его 5%-ным содовым раствором в течение 30 минут каждая. Результаты показали, что после четырехкратной обработки (2 часа) вся аморфная кремнекислота перешла в раствор; в последних двух вытяжках она не была обнаружена (табл. 19, фиг. 29).



Фиг. 29. Извлечение аморфной SiO₂ из осадка 3 при последовательных получасовых обработках 5%-ным раствором соды. Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — MgCl₂ — NaOH — H₂O

Последовательная обработка осадка содовым раствором позволяет заключить, что для удаления аморфной кремнекислоты достаточно двухчасового воздействия этого раствора. В осадке содержится определенное количество связанной кремнекислоты, которая не переходит в содовую вытяжку при дальнейшей обработке. Так, в рассмотренном осадке 28% кремнекислоты от ее валового количества было извлечено содовыми вытяжками, тогда как 72% ее связано с железом в виде феррисиликата.

В опыте 2 при рH=4,58 93% от общего валового содержания Fe₂O₃ находится в виде свободной окиси железа и только 7% связано с кремнекислотой. С подщелачиванием среды (опыт 3 и 4) количество окиси железа, связанной с кремнекислотой, увеличивается до 50% (см. табл. 21).

Нами изучалась растворимость синтетических осадков в соляной кислоте различной концентрации — от 0,05 до 20%. Навеска исследуемых осад-

Растворимость осадков системы FeCl₃—Na₂SiO₃—MgCl₂—NaOH—H₂O в HCl различной концентрации при нагревании (% от абсолютно сухой навески осадка)

| | | | Fe | 2 0 2 | | SiO ₂ | | | | | |
|-----------|----------------|----------|---------------------------|--------------|------------|------------------|------------|---------------------------|---------------|----|--|
| | KOHI | сентраци | я НС1 | pac | творимость | конц | ентраци | я HCl | растворимость | | |
| Ле осадиа | 0,05 0,1 0,5 E | | от валового содержания | 0,05 | 0,1 | 0,5 | от навески | от валового содержавия | | | |
| 4 | 3,57 | 14,57 | 44,77 | 62,91 | 93 | 7,14 | 1,43 | 4,72 | 13,29 | 53 | |
| .7 | 4,94 | 22,10 | 35,47 | 62,51 | 92,5 | 8,84 | 2,60 | 0,24 | 11,68 | 46 | |

ков бралась в количестве 0,1 г, а HCl—65 мл при всех концентрациях. При 20° С осадки частично растворимы в 20% HCl и совсем не растворимы при более слабых концентрациях. При подогревании на водяной бане в течение двух часов (с помешиванием) результаты оказались следующими: Fe₂O₃ при концентрации HCl 0,05% растворяется на 5—6%, а при концентрации HCl 0,5% на 92—93% от общего валового содержания окиси железа в осадке.

Кремнекислота при подогревании растворима в 0,05% HCl на 30%, а в 0,5 HCl на 46—50% от общего валового количества SiO₂.

Полученные синтетические осадки частично растворимы в 20%-ной соляной кислоте при нормальной температуре; при нагревании мало растворимы в 0,05 HCl (12—14%) и хорошо растворимы в 0,5% HCl (75% от взятой навески) (табл. 20).

Рассчитанные по данным химических анализов формулы осадков обнаруживают четкие стехиометрические соотношения между химическими компонентами. Осадок опыта 2 (pH=4,58) представляет собой соединение типа $Fe_2O_3 \cdot 4SiO_2 \cdot 9H_2O$. Осадки опытов 3 и 4 (pH=6,10 и 6,80) формируют-

| | | | | Химически | й состав, /, на |
|-----------|---------------------------------------|---------------------------|----------------------------|---------------------------------|-----------------|
| . № опыта | Цвет осадна | Показатель преломления | гигроскопи- ческая вода | кристалли- зационная вода | ° 510, |
| 2 | Желто-бурый с оран- | | | | |
| _ | жевым оттенком | 1,745 | 17,15 | 8,30 | 24,60 |
| .3 | Коричневый с желтым оттенком | 1,812 | 16,51 | 8,62 | 24,52 |
| -4 | Коричневый с желто- ватым оттенком | 1,750 (1,540) | 16,51 | 7,93 | 24,98 |
| 5 | Желто-бурый | | 21,76 | 9,20 | 25,98 |
| 6 | » | | 25,27 | 10,47 | 32,12 |
| 7 | » | 1,750 | 23,17 | 7,07 | 24,92 |
| 8 | » | 1,828 | 11,86 | 13,73 | 20,75 |

Химический состав, цвет и показатель преломления

* За вычетом аморфной SiO₂ и свободной Fe₂O₃.



Фиг. 30. Микроскопический снимок осадка 7. Увел. 150. При одном николе. Система FeCl₃ — Na₂SiO₃ — MgCl₂ — NaOH — H₂O

ся по типу магнезиальных силикатов, имеющих формулы: 0,5 MgO · Fe₂O₃ · 2,5SiO₂ · 4H₂O для опыта 3 и 0,12 MgO · Fe₂O₃ · 2SiO₂ · 4,5H₂ O — для опыта 4.

Факт получения окристаллизованного вещества при pH=6,10, и 6,80 заставил нас повторить опыты и поставить два параллельных (7 и 8) при pH=4,85 и 7,00, которые по своей рецептуре и физико-химическим показателям соответствовали опытам 2 и 4. По химической и минералогической природе осадки опытов 7 и 8 оказались вполне идентичными осадкам 2 и 4 (табл. 21).

Молекулярные отношения окислов в осадках 7 и 8, высчитанные по данным химического анализа, можно представить следующим образом: $Fe_2O_3 \cdot 2SiO_2 \cdot 4H_2O$ для осадка 7 и 0,5 MgO $\cdot 3Fe_2O_3 \cdot 2SiO_2 \cdot 10H_2O$ для осадка 8.

Рентгеновским анализом для опыта 7 установлено наличие аморфного вещества, тогда как для осадка опыта 8 было получено 13 ясных линий на дебаеграммах (табл. 22). Четкость этих линий говорит о хорошей раскристаллизованности вещества, а их характер свидетельствует об образовании магнезиальных феррисиликатов.

Согласно микроскопическому анализу, осадок, полученный при pH = =4,85, не раскристаллизован и представлен в виде очень мелких изотропных желто-бурых зерен неправильной формы. Зерна обладают показателем преломления, равным 1,750 (фиг. 30). Противоположную картину представляет под микроскопом осадок 8, обнаруживающий хорошую раскристаллизованность. Желто-бурые зерна неправильной, часто четырехугольной формы поляризуют в скрещенных николях в золотисто-желтых тонах. Отдельные, более толстые зерна обладают очень слабым плеохроизмом. Погасание волнистое. Отмечается большое скопление зерен в виде агрегатов, обладающих более темной желтой интерференционной окраской. Показатель преломления осадка равен 1,828.

Увеличение показателя преломления по сравнению с таковым у обычных магнезиальных силикатов объясняется присутствием большого количества свободной окиси железа.

Таким образом, анализ осадков дополнительных параллельных опытов еще раз подтвердил возможность образования в данной системе при рH = =7 окристаллизованных соединений типа магнезиальных феррисиликатов.

Таблица 21

| абсолютно суху | ую павеску | | | | |
|--------------------------------|------------|----------------|------------------------------|---|--|
| Fe ₃ O ₃ | MgO | сумма | аморфная SiO _s | свободная Fe _s O ₃ | Молекулярные отношения Fe ₂ O ₃ : SiO ₂ : MgO : H ₂ O • |
| | | | | | |
| 66,43 | 0,0 | 99,33 | 12,60 | 57,96 | 1,00:3,77:8,70 |
| 66,58 | 0,22 | 99, 9 4 | 6,90 | 47,31 | 1,00:2,45:0,045:4,00 |
| 66,48 | 0,49 | 99,88 | 13,29 | 49,46 | 1,00:1,85:0,11:4,15 |
| 60,47 | 3,53 | 99,18 | 13,00 | 44,40 | 1,00:2,07:0,85:4,91 |
| 47,61 | 10,17 | 100,37 | Не опр. | Не опр. | |
| 67,73 | 0,0 | 99,72 | 12,74 | 50,44 | 1,00:1,88:0,0:3,64 |
| 66,01 | 1,45 | 101,94 | 11,70 | 29,64 | 1,00:0,66:0,16:3,36 |
| , | | | , | , | |

осадков системы FeCl₃-Na₂SiO₃-MgCl₂-NaOH-H₂O

Кривая нагревания осадка 4 (фиг. 31), как и кривые осадков 5 и 6, обнаружили такой же ход выделения воды, как и в описанной выше системе без магния. Гидратная вода выделяется при температуре 150° С,



Фиг. 31. Кривая нагревания осадка 4. Система FeCl₃ — — Na₂SiO₃ — MgCl₂—NaOH—H₂O

что сопровождается большим эндотермическим эффектом. Далее обнаружен экзотермический эффект при 340° С. При температуре выше 400° С выделения воды не происходит.

Таблица 22

| Acouci pusas | | | 11420103 | | |
|--------------------|-------|----------------|----------|---------------|----------|
| Опыт 3 | | Опыт 8 | | Опыт 6 | |
| I | d | I | d | I | đi |
| Слабо размытая | 7,65 | Средняя | 7,81 | _ | _ |
| - | | » | 5,35 | Оч. слабая | - 4,66 |
| . — | - | Слабая | 3,83 | Средне слабая | 4,11 |
| Средне широкая | 3,21 | | 3,40 | Слабая | 3,79 |
| | _ | Оч. слабая | 2,90 | | <u> </u> |
| Средне слабая | 2,45 | Средне широкая | 2,61 | _ | - |
| _ | _ | Слабая | 2,36 | _ | — |
| Оч. слабо размытая | 1,876 | Средне слабая | 1,986 | — | · |
| _ | | * * | 1,663 | | _ |
| Слабо размытая | 1,598 | Оч. слабая | 1,55 | | - |
| _ | | Слабая | 1,47 | | |
| _ | | Оч. слабая | 1,40 | | · |
| _ | | » » | 1,312 | | |
| | | 1 | · | 1 | |

Дебаеграммы • осадков системы FeCl3—Na2SiO3—MgCl2—NaOH—H2O

*Условия съемки: излучение Fe Kα, сила тока 10 ма, напряжение 35 кв, экспозиция 20 часов, диаметр камеры 66 мм.

Динамическая кривая потери веса показывает различные этапы выделения воды между температурными интервалами 60 и 270°, 320 и 360°, 400 и 420°, 530 и 550° С (фиг. 32, табл. 23).

Из сказанного относительно феррисиликатных хлоридных систем равновесий можно заключить следующее. В кислых и щелочных полях при pH от 4,50 до 8,0 при нормальных условиях образуются осадки, в которых наряду с некоторыми количествами аморфной кремнекислоты и свободной окиси железа обнаружены слабо кристаллические соединения типа феррисиликатов. В системе без магния получены следующие скрытокристаллические соединения: при pH=4,50—



Фиг. 32. Динамическая кривая потери веса при нагревании (осадок 8). Система та же, что и на фиг. 31

Таблица 23

| Время, мин. | Температура, °С | % потери воды | Время, мин. | Температура, °С | % потери воды |
|---|--|------------------|---|---|------------------------|
| 1 2 3 4 5 6 7 8 9 10 | 20 30 40 60 120 170 240 270 320 360 | | 11 12 13 14 15 16 17 18-60 | 400 420 450 510 530 550 570—975 | 2,0 1,3 |

Потеря веса воды из осадка 8 при нагревании

5,50 — типа $3Fe_2O_3 \cdot 2SiO_2 \cdot 5,5$ —7,0 H₂O, в более щелочной среде при pH = = 7,0—8,0 — типа $Fe_2O_3 \cdot SiO_2 \cdot nH_2O$. В системах с магнием при pH = 7,0 получены феррисиликаты магнезиального типа, о чем свидетельствуют данные рентгеновского анализа.

V. СИСТЕМЫ РАВНОВЕСИЙ ЗАКИСНОГО ТИПА

Минералы группы хлоритов, относящиеся к группе водных алюмосиликатов магния, алюминия и железа, широко распространены в природе, в частности в осадочных железорудных месторождениях. Эти минералы возникают при изменении горных пород, содержащих алюмомагнезиальные и железистые силикаты. Хлориты образуются также в условиях низкотемпературного режима при отсутствии кислорода, среди морских и пресноводных осадков, богатых железом.

По своему химическому составу хлориты чрезвычайно разнообразны, что объясняется способностью замещения в кристаллической решетке минерала одних металлов другими. Разности, богатые железом, выделяются в группу алюмо-феррисиликатов и носят название лептохлоритов. Наблюдается частое преобладание Fe⁻⁻⁻ над Fe⁻⁻⁻.

Д. П. Сердюченко (1948) предложил для всех хлоритов общую структурную формулу:

$$\left[\frac{R, R^{m}}{2}\right]_{6} + \frac{n}{2} \left[O_{p} \left(OH\right)_{8-2p}\right] \left[\operatorname{Si}_{4-n} \left(\operatorname{Al}_{2} \operatorname{Fe}^{m}\right)_{n}\right] O_{10},$$

где *n* =0...2, p=0...2...3.

А. Г. Бетехтин (1950) дает для лептохлоритов следующую формулу:

 $(Fe, Mg)_{n-p} (Fe, Al)_{2p} Si_{4-p} O_{10} [OH]_{2(n-2)} - xH_2O,$

где *n* равно обычно около 5. Среди наиболее распространенных хлоритов следует упомянуть тюрингит, шамозит, брунсвигит, стриговит, амезит, кронсштедтит, грюнерит, виридит, гриналит, пеннин и клинохлор.

Хлориты образуются в восстановительной среде, что известно на основании наблюдения над природными хлоритами. Однако границы рН и Eb, при которых происходит это образование, остаются неустановленными. Одной из наших задач при изучении систем равновесий закисного типа было уточнение этих границ.

На первой стадии работы нами изучались системы равновесий, химические компоненты которых представляли собой истинные растворы.

Работа по системам закисного типа в пределах взятых нами физикохимических условий отнюдь не может считаться законченной. Она требует уточнения и дальнейшего расширения как в постановке опытов, так и в интерпретации полученных результатов.

В настоящей работе изложены результаты лишь тех немногих опытов, которые удалось в неокисленном состоянии сохранить и проанализировать химически и минералогически.

При исследовании систем закисного типа были поставлены три серии опытов: поскольку состав минералов хлоритовой группы очень различен и содержание в них как MgO, так и Al₂O₃ колеблется от нескольких долей процента до 20—30%, то представлялось целесообразным поставить первую серию опытов без магния с компонентами FeO—SiO₂—Na₂O, другую серию — с присутствием магния FeO—SiO₂—Na₂O—MgO, а третью—с включением, кроме указанных компонентов, еще и Al₂O₃.

Разберем отдельно каждую систему.

1. Cucmema $FeSO_4 - Na_2SiO_3 - H_2O$

Опыты по указанной системе были поставлены с молекулярными отношениями FeO: SiO₂=3: 2 и 3: 4 при pH около 7,0, в интервалах Eh от 186 мв до +355 мв, с концентрациями FeO от 1934 мг/л до 359 мг/л при 20° С. Для получения определенной величины pH прибавлялось некоторое количество раствора NaOH (табл. 24—28).

Жидкая фаза во всех случаях представляла собой бесцветный прозрачный раствор, твердая фаза — осадки различного цвета в зависимости от концентрации закисного железа в растворе (табл. 24). При относительно высокой концентрации (FeO больше, чем 600 мг/л) образующиеся темно-

| | 10, | | Конце | ентрация | н, мг/л | | | |
|------------|---------|------------------|--------------------|--------------------------------|-------------|--------------|--------------|---|
| № опыта | FeO : S | Число суток * | FeO | Fe ₂ O ₃ | SiO, | рН | Eh | Характеристика системы |
| 14 | 3:4 | 0 370 | 1934 740 | 0 0 | 2160 220 | 7,05 6,20 | +40 +90 | Темнозеленый осадок. Рас- твор бесцветный и прозрач- ный |
| 2 | 3:2 | 0 100 | 771 131 | 0 0 | 430 20 | 7,50 6,88 | -186 +46 | Темнозеленый осадок с чер- ным оттенком. Раствор бес- цветный, прозрачный |
| 9 | 3:2 | 0 256 | 681 3,6 | 0 0 | 378 75 | 7,0 7,27 | 59 +-168 | Первоначально осадок темно- зеленый с черным оттенком: через 256 суток осадок приоб- рел коричневый оттенок. Рас- твор бесцветный, прозрачный |
| 10 | 3:2 | 0 40 | 359 0 | 0 120 | 200 120 | 6,62 6,15 | +355 +514 | Зеленовато-бурый осадок, резко побуревший через сутки |

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы FeSO₄—Na₂SiO₃—H₂O при 20°С

•0 — данные в день постановки опыта; 370, 100, 256 и 40 — данные равновесного состояния системы.

Таблица 25

Распределение химических компонентов между жидкой и твердой фазами при равновесном состоянии системы (в процентах) FeSO₄—Na₂SiO₃—H₂O

| га | SiO, | | F | eO | Fe ₃ O ₃ | | |
|--------------------|-----------------------|------------------------|---------------------------|-----------------------------|--------------------------------|----------------------------------|--|
| № опы | жидкая | твердая | жидкая | твердая | жидкая | твердая | |
| 14 2 9 10 | 10 4,4 50 60 | 90 95,6 50 40 | 38 Не опр. 0,5 0 | 55 He onp. 26,86 0 | 0 Не опр. 0 33 | 7,0 Не опр. 72,64 67,00 | |

зеленые с черным оттенком осадки носят восстановительный характер и сохраняют свою устойчивость в течение довольно продолжительного времени (год и больше).

В более слабых растворах при начальной концентрации FeO, равной 360 мг/л, образовавшийся вначале буровато-зеленый с коричневым оттенком осадок теряет свою устойчивость уже через сутки; приобретает однородный бурый цвет и обнаруживает высокую степень окисления (Eh = = +514 мв) при полном отсутствии закисного железа. При концентрациях FeO в 136 мг/л вследствие гидролиза солей закисного железа твердая фаза уже с самого начала зарождения носила окисный характер и представляла собой осадок желто-бурого цвета (данные этого опыта в табл. 24 не приводятся).

Таким образом, концентрация исходных компонентов оказывает сильное влияние на степень устойчивости закисного осадка.

Данные по осаждению железа и кремнекислоты приведены в табл 24-25.

Из таблиц видно, что с течением времени в наиболее концентрированных растворах 95% исходного количества SiO_2 и Fe_2O_3 переходят в твердую фазу, тогда как в растворах со слабыми концентрациями до 30% указанных компонентов остаются в растворе. Так же как и в системах окисного типа, натрий в осадках не встречается; только в осадке опыта 9 химический анализ показал содержание Na₂O в количестве 2,14%, что, вероятно, объясняется адсорбцией натрия осадками из раствора, в котором концентрация натрия была довольно значительной (1000 мг/л).

Распределение окиси и закиси железа, а также SiO₂ между твердой и жидкой фазами в процентном соотношении видно из данных табл. 25.

Анализ твердой фазы

Химический анализ осадков (табл. 26) показывает значительное содержание в них кремнекислоты и большого количества закисного железа. Анализ содовой вытяжки в опыте 10 обнаружил в осадке 18,50% аморфной кремнекислоты при общем ее содержании 19,20%. Это говорит об отсутствии какой-либо связи кремнекислоты с железом, что, вероятно, объясняется незначительным количеством времени, прошедшим со дня постановки опыта.

Таблица 26

| | | X | имическ | ий соста сухую | ав, % на навеску | а абсолю | TRO | | |
|---------------|---|----------------------------|------------------------------|-------------------------|-----------------------|--------------------------------|----------------|--------------------------|----------------------------------|
| Ne olima | Цвет осадка | гигроскопи- ческая вода | красталлваа- ционная вода | SiO, | FeO | Fe ₂ O ₈ | Na , O | Сумма | % аморф- ной SiO₃ |
| 14 9 10 | Темнозеленый Коричнево-зеленый Темнобурый | 10,87 17,06 22,51 | 12,14 10,97 13,59 | 52,39 20,00 19,20 | 32,23 16,60 0,0 | 3,07 49,77 67,58 | 0 2,14 0 | 99,83 99,48 100,37 | He o np. 4,58 18,50 |

Химический состав и цвет осадков системы FeSO₄-Na₂SiO₃-H₂O

Иная картина вырисовывается для осадка опыта 9. В этом образце, частично окисленном, частично сохранившем свое закисное состояние, данными химического, минералогического и рентгеновского анализов обнаруживаются две минералогические фазы: одна фаза представлена гидроокисью железа с незначительной примесью кремнекислоты (4,58%), о чем свидетельствуют данные содовой вытяжки, обнаружившие небольшое количество аморфной кремнекислоты. Вторая фаза представляет собой образование феррисиликатного типа скрытокристаллического характера, на что указывают, с одной стороны, данные содовой вытяжки, а с другой результаты рентгеновского анализа.

Рентгеновский анализ полученных синтетических продуктов обнаружил очень интересную картину: на дебаеграммах для опыта 9 обнаружены восемь, а для опыта 2 — четыре слабые линии. Характер линий заставляет предполагать, что этим осадкам присуща хлоритовая решетка (табл. 27). Как видно из таблицы, линии 6,90, 7,2 и 4,61 совпадают с линиями, указанными для хлорита по Мак-Мерчи (Седлецкий, 1939), но отличаются по интенсивности. В рентгеновской лаборатории Отдела петрографии осадочных пород при исследовании хлоритов, имеющих осадочное происхождение, неоднократно получены линии 7,0 и 4,64 со слабой интенсивностью. С хлоритами осадочного происхождения мы и должны сравнивать наши синтетические осадки.

Таблица 27

| Осадо | к 9 | Осад | ок 2 | Эталон хлорита** | | |
|------------|-------|------------|----------|------------------|------------|--|
| I | d | I | đ | I | đ | |
| Слабая | 7,211 | Слабая | 6,90 | Сильная | 6,94; 7,01 | |
| Оч. слабая | 4,609 | Оч. слабая | 4,60 | » | 4,62; 4,64 | |
| Слабая | 3,592 | - | _ | Оч. слабая | 3,53 | |
| » | 2,720 | | | | | |
| » | 2,557 | Слабая | 2,55 | Слабая | 2.55 | |
| » | 2,457 | | | » | 2,43 | |
| » | 1,585 | Слабан | 1,573 | » | 1,56 | |
| » | 1,487 | _ | | » | 1,49 | |

Дебасграммы * осадков 9 и 2 системы FeSO₄-Na₂SiO₃-H₂O

* Условия съемки: излучение Fe, диаметр камеры 57,9 мм, толщина столбика 0,6 мм. ** По Мак-Мерчи, взято из работы И. Д. Седлецкого (1941).

Осадок опыта 2 спустя 256 суток вторично был подвергнут рентгеновскому исследованию уже в сильно окисленном состоянии, причем рентгеновский анализ показал совершенно другие результаты: 14 линий на дебаеграмме обнаружили полное сходство с эталоном гидрогетита (табл. 28).

Таблица 28

| | Эталон гид | рогетита ** | | | | |
|------------|------------|-------------|-------|--|--|--|
| I | đ | I | đ | | | |
| Сильная | 4,19 | 10 | 4,178 | | | |
| Оч. слабая | 3,293 | | | | | |
| Средняя | 2,708 | 8 | 2,690 | | | |
| Слабая | 2,579 | 3 | 2,580 | | | |
| Сильная | 2,452 | 10 | 2,450 | | | |
| Слабая | 2,260 | 4 | 2,258 | | | |
| » | 2,208 | 6 | 2,189 | | | |
| Оч. слабая | 1,941 | 1 | 1,923 | | | |
| Сильная | 1,727 | 8 | 1,719 | | | |
| Слабая | 1,572 | 6 | 1,564 | | | |
| » | 1,512 | 4 | 1,510 | | | |
| Оч. слабая | 1,455 | 4 | 1,454 | | | |
| » » | 1,364 | 1 | 1,362 | | | |
| » » | 1,319 | 2 | 1,319 | | | |

Дебаеграммы * осадка 2 спстемы FeSO₄-Na₂SiO₃-H₂O спустя 256 суток после постановки опытов

^{*} Условия съемки: излучение Fe, диаметр камеры 57,9 мм, толщина столбика 0,6 мм.

^{**} Дебаеграммы эталона взяты из работы И. Д. Седлецкого (1941).

Следовательно, при окислении связь железа с кремнекислотой нарушается, железо обособляется, в виде гидроокиси и кристаллизуется в форме гетита. Подобные явления часто можно наблюдать в природе.

В осадках тех опытов, которые были поставлены со слабыми концентрациями исходных компонентов, рентгеновский анализ не обнаружил наличия какого-либо кристаллического вещества. Очевидно, что 40 суток это слишком незначительное время для кристаллизации осажденной гидроокиси железа.

Микроскопический анализ показал, что осадки, полученные из растворов слабых концентраций, представляют собой в основном однофазную бурую гидратную изотропную массу, среди которой, хотя и встречаются агрегаты с едва заметным волнистым погасанием, но заметной кристаллизации не обнаружено. В образцах 9 и 2 на фоне зеленой изотропной массы встречаются агрегаты густозеленого цвета с волнистым погасанием, низкой интерференционной окраской и низким двупреломлением. Возможно, что эти более темные зеленые агрегаты и дают линии на дебаеграммах.

В указанной системе равновесия прослеживается некоторая закономерность в отношении величины окислительно-восстановительного потенциала. В осадках системы в интервалах pH от 6,0 до 7,0 с уменьшением содержания закисного железа и увеличением окисного повышается и величина Eh.

При отсутствии в твердой фазе закисного железа и при 68% только одного окисного величина Eh достигает +514 мв, при 16,6% закисного железа и 50% окисного — Eh уменьшается до +168 мв, а с увеличением FeO до 32% при небольшой примеси Fe₂O₃ (3%) окислительно-восстановительный потенциал падает до +90 мв.

2. Cucmema
$$FeSO_4 - MgSO_4 - Na_2SiO_3 - H_2O$$

Опыты по исследованию этой системы были поставлены с молекулярными отношениями FeO: MgO: SiO₂, равными 3:3:1, 3:3:2 и 3:3:4, в интервалах pH от 6,25 до 8,50 и Eh — от —100 мв до +200 мв. Опыты проводились с различными концентрациями исходных компонентов и выдерживались при 20°C (табл. 29—34). Анализ системы проводился через 40, 80, 200, а в некоторых опытах через 360—380 суток.

1) Внешняя характеристика системы

Независимо от величины pH, Eh и концентрации исходных химических компонентов, жидкая фаза представляла собой бесцветные прозрачные растворы, а твердая фаза — темнозеленые, с голубоватым оттенком осадки, большинство которых даже через 300 суток, судя по внешнему виду, не было затронуто процессами окисления, за исключением опытов 6,7 и 13, где осадки уже через 80 суток окислились и покрылись небольшой корочкой бурого цвета, несмотря на принятые нами противоокислительные меры (см. раздел II, стр. 11).

2) Характер осаждения химических компонентов

В системах закисного типа характер осаждения химических компонентов несколько иной, чем в системах окисного типа. В последнем случае основная масса железа попадает в осадок и лишь некоторые доли процента сохраняются в жидкой фазе, тогда как кремнекислота остается в растворе на 30, редко на 50%. В системах же закисного типа наибольшая степень

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы FeSO₄-MgSO₄-Na₂SiO₃-H₂O при 20°C

| Ne | IgO : | Число | | Концентј | рация, м | (Г/Л | | | |
|-------|------------------|---------|-------------|----------|-------------|-------------|------|------|---|
| опыта | FeO: N : SIO, | суток • | FeO | Fe2O3 | SiO, | MgO | рН | Eh | Харантеристика системы |
| 7 | 3:3:2 | 0 | 1639 | 0 | 915 | 946 | 7,20 | -100 | Раствор бесцветный, прозрачный |
| | | 350 | 567 | 0 | 13 | 850 | 6,20 | +120 | Ссадок темнозеленый с голубым оттенком. Че- рез 80 суток слабая бу- рая пленка на поверхно- сти |
| 6 | 3:3:2 | 0 | 1346 | 0 | 7 50 | 756 | 7,00 | +22 | Раствор бесцветный, |
| | | 370 | 552 | 0 | 36 | 694 | 6,40 | +100 | осадок темнозеленый с голубым оттенком |
| 5 | 3:3:4 | 0 | 1256 | 0 | 1403 | 706 | 6,25 | +200 | |
| | | 360 | 500 | 0 | 130 | 630 | 6,12 | +175 | f 10 me |
| 4 | 3:3:4 | 0 | 1256 | 0 | 1403 | 7 06 | 8,50 | —125 | Раствор бесцветный, прозрачный |
| ľ | | 350 | 0 | Следы | 46 | 540 | 7,70 | +135 | Осадок темнозеленый |
| 13 | 3:3:1 | 0 | 966 | 0 | 269 | 543 | 6,50 | +170 | Раствор прозрачный. |
| ſ | | 350 | 65 0 | 0 | 75 | 535 | 5,40 | +210 | Осадок темнозеленый |
| 11 | 3:3:2 | 0 | 820 | 0 | 457 | 473 | 7,20 | 10 | Раствор бесцветный, прозрачный |
| | ľ | 350 | 320 | 0 | 57 | 430 | 6,10 | +140 | Осадок темнозеленый с голубым оттенком |
| 12 | 3:3:4 | 0 | 628 | 0 | 702 | 353 | 8,85 | +100 | Раствор бесцветный, прозрачный |
| | | 350 | 0 | Следы | 25 | 240 | 7,80 | +255 | Осадок темнозеленый |
| [| - 1 | I | | | | | | | |

* 0 — данные в день постановки опыта; 350—370 — данные равновесного состояния системы.

Таблица 30

Распределение химических компонентов между жидкой и твердой фазами при равновесном состоянии системы FeSO₄—Na₂SiO₃—MgSO₄—H₂O (в %)

| ITA | | F | e203 | F | eO | Si | 0, | М | gO |
|--------|------|--------|---------|--------|---------|--------|---------|--------|---------|
| Ма опь | рН | жидкая | твердая | жидкая | твердая | жидкая | твердая | жидкая | твердая |
| 42 | F 40 | | AE | 70 | - | 20 | 79 | 00 | |
| 10 | 0,40 | | 15 | 10 | | 40 | 00 | 80 | |
| 11 | 0,10 | | 20 | 43 | 31 | 14 | 00 | 93 | 1 |
| 5 | 6,12 | 0 | 40 | 45 | 15 | 9,2 | 90,8 | 90 | 10 |
| 7 | 6,20 | 0 | 28 | 34 | 38 | 1,4 | 98,6 | 90 | 10 |
| 6 | 6,40 | 0 | 20 | 41 | 39 | 5,0 | 95 | 91 | 9 |
| 4 | 7,70 | 0 | 58 | 0 | 42 | 3,3 | 96,7 | 76 | 24 |
| 12 | 7,80 | · 0 | 50 | 0 | 50 | 3,5 | 96,5 | 68 | 32 |
| | | | | | | | | | |

5 Труды ГИН, в. 3

осаждения приходится на кремнекислоту, у которой 90—98% переходит в осадок и лишь 2—10% остаются в растворе (табл. 29—30). Очевидно, здесь имеет значение бо́льшая концентрация взятого компонента (от 400 до 900 мг/л SiO₂), с увеличением которой увеличивается и степень осаждения кремнекислоты.

Закисное железо в осадках с течением времени частично переходит в окисное; поэтому почти повсюду в твердой фазе около половины общего содержания железа падает на закисное и столько же на окисное.





По данным Х. Т. Бриттона (1936), начало осаждения закисного железа соответствует pH=5,50. Наши опыты показывают, что при pH=6,12 железо осаждается на 55% от общего его количества, а при pH=7,70—7,80— на 100%; это согласуется с вышеприведенными данными относительно полного выпадения гидрозакиси железа.

В закисных системах при pH=7,70 не наблюдалось стабилизации коллоидных частиц окиси железа в растворе под влиянием кремнекислоты, как это было отмечено в системах окисного типа. Очевидно, в этом случае имеет значение сильная концентрация кремнекислоты, обусловливающая

почти полное ее осаждение из раствора, в связи с чем влияние кремнекислоты на осаждение закиси железа отпадает.

Повышенное содержание железа в растворе в системах закисного типа по сравнению с окисными объясняется большей растворимостью двухвалентного железа по сравнению с трехвалентным.

Магний осаждается очень незначительно. Данные по опытам 4 и 5 показывают, что при pH=6,12 в растворе сохраняется 90% MgO, тогда как в твердую фазу переходит 10% MgO; при pH=7,70 в растворе остается 76% MgO, а в твердую фазу переходит 24% ее.

Магний начинает заметно осаждаться при pH=7,70—7,80. Так как указанная величина pH не соответствует pH выпадения магния ни в виде гидроокиси, ни в виде силиката, то его осаждение можно объяснить, во-первых, адсорбцией окислами железа и кремнекислотой и, во-вторых, ускорением осаждения катиона Mg в присутствии других катионов в растворе.

С течением времени характер распределения химических компонентов между жидкой и твердой фазами изменяется весьма незначительно, с небольшими колебаниями в сторону растворения или осаждения (табл. 30).

Более заметно с течением времени меняются величины pH в сторону подкисления и особенно величины Eh в сторону окисления, что связано с появлением в осадке ионов Fe^{...}. За счет появления последнего все отрицательные первоначальные значения Eh с течением времени заменяются положительными.

Таков общий характер осаждения из растворов химических компонентов. Учитывая их различные молекулярные отношения и разные концентрации, при анализе твердой фазы следует подходить индивидуально к каждому опыту.

Данные табл. 30 изображены на фиг. 33.

Измерения рН и Еһ одновременно в жидкой и твердой фазах показали, что осадки имеют более восстановительный характер и более кислую реакцию, чем жидкая фаза.

В осадках системы $\hat{F}eSO_4$ —Na₂SiO₃—MgSO₄—H₂O при почти одинаковом содержании FeO и Fe₂O₃ в интервалах pH от 6,0 до 7,20 величина Eh колеблется от +60 до +90 мв. В осадках этих же систем при содержании окисного железа 70% и закисного 30% окислительно-восстановительный потенциал увеличивается до (+155) —(+185) мв, что можно видеть из данных табл. 31.

Таблица 31

Величины рН и Eh в зависимости от содержания гидроокиси и гидрозакиси железа в осадках

| Содерж | ание, "/о | | pH | |
|--------|--------------------------------|------|------|--|
| FeO | Fe ₃ O ₃ | En | | |
| 48 | 52 | +60 | 6,40 | |
| 52 | 48 | +90 | 6,10 | |
| 47 | 53 | +130 | 7,80 | |
| 30 | 70 | +155 | 6,00 | |
| 30 | 70 | +185 | 5,70 | |

В сложных феррисиликатных системах при реакции, близкой к нейтральной, величина Eh+400 мв говорит о полном отсутствии закисного жөлеза в осадке. Величины Eh от отрицательных значений до +180 мв

5*

свидетельствуют о содержании в осадках наряду с закисным железом в большем или меньшем количестве и окисного.

3) Анализ твердой фазы

Данные рентгеновского анализа говорят о начальной стадии раскристаллизации исследуемых осадков. Характер неоднократно обнаруженных слабых линий, по мнению рентгенолога ИГН АН СССР Н. Н. Слудской, типичен для минералов, имеющих хлоритовую решетку.

Таблица 32

Дебаеграммы * осадков системы FeSO₄-Na₂SiO₃-MgSO₄-H₂O

| | | Осад | он 6 | Осадки 7, | Этало | н хлорита** |
|------|--------|--------------------|-----------|-------------------|-------|-------------|
| I | | через 30 суток, | черев гол | 5, 13, 11 и 12 | T | |
| | | d | d | d | 1 | u |
| | | | | | | |
| •Оч. | слабая | 4,609 | 4,60 | 4,64 | 69 | 4,64-4,62 |
| ->> | * | 2,579 | 2,58 | 2,57 | 6 | 2,58 |
| ¥) | » | 2,462 | 2,46 | 2,43 | _ | - |
| » | * | | 1,55 | 1,56 | 7 | 1,54 |
| | | | | 1 | | , |

* Условия съемки: излучение Fe, диаметр камеры 57,9 мм, толщина столбика 0,6 мм.

** По Мак-Мерчи (Седлецкий, 1939).

Как видно из табл. 32, величины межплоскостных расстояний для осадков и эталона хлорита совпадают. Осадки 7, 5, 13, 11 и 12 дали совершенно аналогичные рентгенограммы: на относительно интенсивном общем фоне заметны четыре очень широкие расплывчатые линии слабой интенсивности с близкими межплоскостными расстояниями, характерными для хлорита (по Мак-Мерчи). Как было указано выше, слабая интенсивность первых двух линий характерна для хлоритов, имеющих осадочное происхождение.

Повторная рентгенограмма уже окисленного осадка 7, показавшая слабые, но достаточно четкие линии, свойственные гетиту (табл. 33), оказалась отличной от рентгенограммы этого же осадка в неокисленном состоянии.

Таблица 33

| Осадон 7 | | Эталоч г | етита ** | Осад | ок 7 | Эталон; гетита** | | |
|-------------|----------------------|----------|------------------|-------------|------------------------|------------------|----------------------|--|
| I | d | I | d | I | a | I | ď. | |
| 3 1 1 | 4,27 3,82 2,46 | 10 | 4,21 2,45 | 1 1 1 | 2,25 1,723 1,495 | 5 7 6 | 2,25 1,72 1,50 | |

Дебаеграмма * окисленного осадка системы FeSO₄—MgSO₄—Na₂SiO₃—H₂O

* Условия съемки: излучение Fe, диаметр камеры 57,9 мм, толщина столбика 0,66 мм.

** Дебаеграммы эталона гетита взяты из работы И. Д. Седлецкого (1941).

Данные рентгеновского анализа еще раз показывают возможность перехода хлоритов в гетиты при окислении.

В природных условиях хлориты большею частью представляют собой скрытокристаллические образования, не поляризующие под микроскопом.

Микроскопический анализ полученных синтетических продуктов не обнаружил каких-либо кристаллов, а показал аморфное или скрытокристаллическое состояние. Все осадки указанной системы дают под микроскопом одну и ту же картину: на фоне изотропной зеленоватой массы разбросаны зеленые же, но более темные сгустки, с едва заметной поляризацией.

Внешний вид синтетических осадков под микроскопом почти не отличается от внешнего вида природного хлорита (мы сравнивали с хлоритом, встречающимся в виде прожилок среди бокситов Соколовского месторождения); вообще большинство природных хлоритов, особенно осадочного происхождения, обладает субмикроскопическим строением.

Полученные нами синтетические продукты по своему химическому составу близки к природным минералам хлоритовой группы. Эти осадки синтезировались из растворов различных концентраций при различных соотношениях химических компонентов, что привело к некоторым колебаниям их химического состава (табл. 34), которые, однако, находятся в пределах, указанных и для природных хлоритов.

Для определения количества кремнекислоты, связанной с железом, было проведено извлечение аморфной кремкнекислоты при помощи 5%ного раствора соды. Данные этого определения показывают, что в содовую вытяжку перешло в большинстве опытов незначительное количество аморфной SiO₂ (от 2 до 11%). Остальное ее количество связано с железом.

Структурные формулы полученных осадков, рассчитанные по данным химических анализов, имеют следующий вид:

Для опыта 7 — $[Si_{3,94} \cdot Fe_{0,06}^{\cdots}]^{4,00}$ { $[Fe_{2,31}^{\cdots}]$ [$Fe_{2,11}^{\cdots} \cdot Mg_{0,42}$]^{2,53}}^{4,84}, или, если принять Fe_2O_3 за единицу, то 2,14 RO · $Fe_2O_3 \cdot 3,33$ SiO₂, где $\frac{RO}{SiO_2} = 0,64$; $\frac{R_2O_3}{SiO_2} = 0,30$.

Для опыта 6 — $[Si_{3.98} \cdot Fe_{0,02}]^{4,00}$ { $[Fe_{1.69}^{...}]$ [$Fe_{3.09}^{...} \cdot Mg_{0.38}$]^{3.47}}^{5,16} или, если принять Fe_2O_3 за единицу, то 4,04 RO · $Fe_2O_3 \cdot 4,66$ SiO₂, где $\frac{RO}{SiO_2} = 1,148$; $\frac{R_2O_3}{SiO_3} = 0,21$.

Для опыта 5 — $[Si_{3,99} \cdot Fe_{0,01}]^{4,00}$ { $[Fe_{2,81}^{\cdots}]$ [$Fe_{1,33}^{\cdots} \cdot Mg_{0,52}$]^{1.85}}^{4.66} или 1,31RO× × Fe₂O₃ · 2,83SiO₂, где $\frac{RO}{SiO_2} = 0,46$; $\frac{R_2O_3}{SiO_2} = 0,35$.

Для опыта 4 — $[Si_{3,79} \cdot Fe_{0,21}^{\cdots}]^{4.00}$ { $[Fe_{2,18}]$ [$Fe_{1,73} \cdot Mg_{1,11}$]^{2,84}}^{5,02} или 2,37RO× × Fe₂O₃ · 3,16 SiO₂, где $\frac{RO}{SiO_2} = 0,75$; $\frac{R_2O_3}{SiO_2} = 0,32$.

Для опыта 13 — $[Si_{3,40} \cdot Fe_{0,6}^{\cdots}]^{(4,00)} \{ [Fe_{2,81}^{\cdots}] [Fe_{1,74} \cdot Mg_{0,18}]^{1,92} \}^{4,73}$ или 1,07RO × × Fe₂O₃ · 1,92 SiO₂, где $\frac{RO}{SiO_2} = 0,55; \frac{R_2O_3}{SiO_2} = 0,52.$

Для опыта 11 — $[Si_{3,93} \cdot Fe_{0,07}^{...}]^{4,00}$ { $[Fe_{2,04}^{...}]$ [$Fe_{2,65}^{...} \cdot Mg_{0,43}$]^{3,08}}^{5,12} или 2,88 RO × × Fe₂O₃ · 3,72 SiO₂, где $\frac{RO}{SiO_2} = 0,77$; $\frac{R_2O_3}{SiO_2} = 0,27$.

Для опыта 12 — $[Si_{3,83} \cdot Fe_{0,17}]^{4.00}$ { $[Fe_{1,92}]$ [$Fe_{2,10} \cdot Mg_{1,15}$]^{3,25}}^{5,17} или 3,09RO × $Fe_2O_3 \cdot 3,63$ SiO₂, где $\frac{'RO}{SiO_2} = 0,85$; $\frac{R_2O_3}{SiO_2} = 0,28$.

| | | | X | мический со | став, "/о на абс | олютно сухую | | | |
|---------|--------------------------|------------------------------|-------|--------------------------------|------------------|--------------|--|--|--|
| № опыта | гигроскопическая вода | кристаллизацион- ная вода | SiO, | Fe ₁ O ₃ | FeO | MgO | | | |
| 7 | 14,33 | 10,96 | 38,16 | 26,75 | 21,45 | 2,42 | | | |
| 6 | 19,62 | 11,08 | 38,95 | 18,00 | 29,07 | 2,00 | | | |
| 5 | 15,37 | 10,81 | 49,71 | 25,97 | 11,00 | 2,39 | | | |
| 4 | 16,65 | 10,68 | 41,29 | 25,24 | 16,44 | 5,88 | | | |
| 13 | 9,46 | 14,92 | 31,16 | 38,23 | 16,60 | 0,96 | | | |
| 11 | 14,33 | 9,88 | 35,93 | 24,08 | 26,83 | 2,45 | | | |
| 12 | 11,82 | 14,02 | 39,90 | 21,88 | 19,69 | 6,00 | | | |
| | | 1 1 | | 1 | | | | | |

* За вычетом аморфной SiO₂.

Как следует из работ Д. П. Сердюченко (1947—1948), хлориты имеют различный химический состав. Химические анализы природных хлоритов и расчет их на рентгеноструктурные формулы показали, что





в тетраэдрических слоях количество атомов Si колеблется от 4 до 2, места кремния замещаются Al и Fe^{...}.

Каждая группа хлоритов с постоянными тетраэдрическими и переменными октаэдрическими слоями образует определенный изоморфный хлоритовый ряд. Один ряд от другого отличается различным содержанием Si, Al, Fe^{...}, Fe^{..} и т. д. (фиг. 34).

Структурные формулы наших синтетических рассчиосадков, танные по данным химических анализов на 14 атомов кислорода, заставляют предположить принадлежность полученных продуктов к минералам хлоритовой группы с разными соотношениями $\frac{n_0}{SiO_2}$ R_2O_3 и различным количеством SiO. атомов Si (от 4 до 3,16). Подставляя полученные значения в систему, построенную Д. П. Сердюченко для природных минералов хлоритовой группы, можно видеть, что эти значения вполне укладываются в такую систему.

2-синтетические осадки, полученные авторами Химический состав синтетических хлоритов зависит от физикохимических условий их образования. При рН=6,0 и 4,6 и Eh от +60 до +80 мв образуются осадки с наибольшим содержанием закисного железа. осадков системы FeSO₄-MgSO₄-Na₂ i - II₂O

| навесну | | | 1 | | | | |
|---------|---------------------------|------|-------|--|--|--|--|
| сумма | аморфная SiO ₂ | pH | Eh | Молекулярные отнощения: Fe ₂ O ₃ : FeO : MgO : SiO ₂ : H ₂ O* | | | |
| 99,74 | 4,80 | 6,40 | +60 | 1,00:1,80:0,34:3,33:3,60 | | | |
| 99,10 | 7,62 | 6,40 | +80 | 1,00:3,60:0,44:4,66:5,40 | | | |
| 99,88 | 22,15 | 6,00 | +155 | 1,00:0,94:0,37:2,83:3,74 | | | |
| 99,53 | 11,29 | 7,85 | 20 | 1,00:1,44:0,93:3,16:3,92 | | | |
| 101,87 | 3,60 | 5,70 | + 185 | 1,00:0,97:0,10:1,92:3,47 | | | |
| 99,17 | 2,45 | 6,10 | +90 | 1,00:2,48:0,40:3,72:3,67 | | | |
| 101,49 | 10,00 | 7,80 | +130 | 1,00:2,00:1,09:3,63:5,69 | | | |

В более щелочной среде при pH=7,80 и Eh+130 мв образуются осадки с наибольшим содержанием магния.

3. Система
$$\operatorname{FeSO}_4 - \operatorname{Al}_2(\operatorname{SO}_4)_3 - \operatorname{MgSO}_4 - \operatorname{Na}_2\operatorname{SiO}_3 - \operatorname{H}_2\operatorname{O}_3$$

Опыты ставились с молекулярными отношениями компонентов FeO : Al₂O₃ : MgO : SiO₂=3 : 3 : 3 : 2 в интервалах pH от 5,84 до 8,15 и в интервалах Eh от —120 до +200 мв. Опыты выдерживались при 20°С и анализировались через 60, 150 и 300 суток (табл. 35—38).

Осадки системы отфильтровывались, промывались спиртом и после высушивания под током азота подвергались химическому анализу с определением гигроскопической и кристаллизационной воды, SiO₂, FeO, Fe₂O₃, Al₂O₃ и MgO.

Таблица 35

| | | - | | | | Концен | грация, | мг/л | |
|------------|--|-----------------|--------------|--------------|------------|--------------------------------|---------------|------------|--------------------|
| № опыта | FeO:Al ₂ O ₃ : : MgO:SiO ₂ | Число суток• | рН | Eh | FeO | Fe ₃ O ₃ | \$10 . | MgO | Al ₁ 03 |
| 10 | 3:3:3:2 | 0 | 8,80 8,15 | -120 +210 | 476 | 0 | 264 10 | 266 66 | 672 316 |
| 11 | 3:3:3:2 | 0 350 | 5,92 5,84 | +200 +260 | 579 274 | 0 32 | 321 20 | 323 200 | 816 444 |
| 12 | 3:3:3:2 | 0 350 | 6,20 6,90 | +130 +170 | 916 0,0 | 0 7 | 509 19 | 512 480 | 1293 469 |
| 13 | 3:3:3:2 | 0 350 | 6,72 7,30 | +90 +130 | 904 0,6 | 0 1,0 | 502 17 | 506 370 | 1209 221 |

Химический состав и физико-химические показатели жидкой фазы системы FeSO₄—Al₂(SO₄)₃—MgSO₄—Na₂SiO₃—H₂O

* 0 — данные в день постановки опытов; 350 — данные равновесного состояния системы.

Во всех опытах жидкая фаза представляла собой бесцветный прозрачный раствор, а твердая фаза — осадки темнозеленого цвета, со слабым

| № опыта | Fe | 2 O3 | F | °eO | Si | 0 , | М | gO | Al | 1 O3 |
|-------------------|-----------------|--------------------|---|----------------|-----------------|--------------------|----------------|---------------|------------------|------------------|
| | жидкая | твердая | жидкая | твердая | жидкая | твердая | жидкая | твердая | жидкая | твердая |
| 10 12 13 | 0 0,6 0,1 | 54 37,5 33,8 | $\begin{vmatrix} 4\\ -\\ 0,1 \end{vmatrix}$ | 42 62 66 | 3 3,7 3,4 | 97 96,3 96,6 | 24 93 73 | 76 7 27 | 47 36 18,2 | 53 64 81,8 |

Распределение химических компонентов между жидкой в твердой фазами при равновесном состоянии системы (в %) (фиг. 35)

желтоватым оттенком. Твердая фаза опыта 11 была сильнее затронута процессами окисления.

Характер осаждения химических компонентов в системе, включающей



Фит 35. Распределение химических компонентов системы FeSO₄ — Na₂SiO₃ — Al₂(SO₄)₃ — MgSO₄—H₂O между твердой и жидкой фазами при равновесном состоянии 1 — жидкая фаза; 2 – твердая фаза

алюминий, примерно такой же, как и в описанных закисных системах без алюминия, т. е. быстрое и почти полное (99—97%) осаждение кремнекислоты, более медленное и неполное (максимум на 66%) осаждение двухвалентного железа и значительное по сравнению с окисными системами осаждение магния. Последнее, вероятно, происходит частично вследствие адсорбции магния осадком, частично же — при более высоких значениях рН (8,15) вследствие начала осаждения силиката магния. С течением времени закисное железо отчасти превращается в окисное, так что в осадках встречается как окисное, так и закисное железо. Распределение химических компонентов между твердой и жидкой фазами дано в табл. 36.

Как и в предыдущих системах закисного типа, анализ содовой вытяжки показывает, что бо́льшая часть кремнекислоты находится в связанной форме и только незначительный процент ее попадает в содовую вытяжку.

Осадок опыта 11, сформировавшийся при pH = 6,0, отличается наибольшим содержанием кремнекислоты и может быть отнесен на основании схемы Д. П. Сердюченко к изоморфному ряду минералов хлоритовой группы с наименьшим количеством кремнезема в тетраэдре.

Остальные осадки, вероятно, не могут быть отнесены к минералам хлоритового ряда вследствие незначительного содержания кремнекислоты. Структурная формула для осадка 11, вычисленная на основании данных химического анализа, имеет следующий вид:

$$\begin{split} [\mathrm{Si}_{2,50} \cdot \mathrm{Al}_{1,50}]^{4,0} \, \{ [\mathrm{Al}_{2,38} \mathrm{Fe}_{1,78}^{\cdots}]^{4,16} \, [\mathrm{Fe}_{0,37} \cdot \mathrm{Mg}_{1,64}]^{2,01} \}^{6,17}, \\ \frac{\mathrm{RO}}{\mathrm{SiO}_2} &= 0,81 \, ; \, \frac{\mathrm{R}_2\mathrm{O}_3}{\mathrm{SiO}_2} = 1,13 \end{split}$$

или, выражая в молекулярных отношениях, —2,26RO·3,18R₂O₃·2,80SiO₂. Молекулярные отношения остальных осадков могут быть выражены следующим образом:

 $\begin{array}{rrr} 4,68 & {\rm RO}\cdot 3,29\,{\rm R_2O_3}\cdot 1,73\,{\rm SiO_2} \\ 3,76 & {\rm RO}\cdot 4,0\,{\rm R_2O_3}\cdot 2,07\,{\rm SiO_2} \\ 4,42 & {\rm RO}\cdot 4,61\,{\rm R_2O_3}\cdot 2,16\,{\rm SiO_2} \end{array}$

Данные рентгеновского анализа обнаруживают почти полное аморфное состояние полученных синтетических осадков. На дебаеграмме наблюдаются пять едва заметных линий (табл. 37), расшифровать которые не удалось. Наличие этих линий все же свидетель-

ствует о скрытокристаллическом состоянии вещества.

Минералогический анализ полученных синтетических осадков также показывает их почти аморфное состояние. Осадки представляют собой зеленоватую изотропную массу с разбросанными в ней сгустками темнозеленого цвета. Из-за быстрой окисляемости осадка показатель преломления зеленой изотропной массы измерить не удалось.

Таким образом, согласно полученным результатам, по всем системам закисного типа при pH=6,00-6,70 и в интервале Eh от-20 до +250 мв при высокой концентрации закисного железа в растворе в присутствии кремнекислоты и магния могут с течением времени возникать скрытокристаллические соединения, близкие по типу к минералам хлоритового ряда. Эти соединения содержат как закисное, так и окисное железо и по своему химическому составу и данным рентгеновского анализа близки к природным хлоритам. По данным химического и рентгеновского аналиТаблица 37

| Цебаеграмма* системыFeSO ₄ - —MgSO ₄ Na ₂ S | осадка 10 -Al ₂ (SO ₄) ₃ iO ₃ 2 О | |
|--|--|--|
| | | |

| I | d |
|---|-------|
| 1 | 4,70 |
| 1 | 4,22 |
| 1 | 3,78 |
| 1 | 2,58 |
| 1 | 1,527 |

 Условия съемки: излучение Fe, диаметр камеры 57,9 мм, толщина столбика 0,6 мм.

зов, состав большинства осадков, полученных в системах с наличием алюминия, отклоняется от состава минералов хлоритовой группы и не укладывается в систему ее изоморфных рядов (табл. 38).

| № опыта | 1 | | Химический состав, % на абсолютно | | | | | |
|-------------------|--------------------------|------------------------------|-----------------------------------|--------------------------------|-------|-------|------|---|
| | Гигроскопическая вода | Қристаллизацион- ная вода | SiO3 | Fe ₃ O ₃ | FeO | A1,03 | MgO | |
| 10 | 14,92 | 25,13 | 12,10 | 15,41 | 14,42 | 22,46 | 9,98 | |
| 11 | 21,90 | 16,40 | 23,60 | 19,59 | 3,66 | 27,18 | 9,00 | Ì |
| 12 | 18,15 | 25,60 | 12,95 | 13,33 | 21,05 | 25,39 | 0,81 | |
| 13 | 17,79 | 25,72 | 12,16 | 12,04 | 17,64 | 27,68 | 3,46 | |
| | | | | | | | ł. | |

Химический состав и физико-химические показатели синтетических

* За вычетом аморфной SiO₂.

выводы

Изучение физико-химических систем равновесий имеет большое значение для выяснения физико-химической обстановки возникновения осадочных образований хемогенного происхождения.

Работа над системами равновесия ферри- и ферросиликатного типа позволила нам, с одной стороны, выявить закономерности осаждения химических компонентов из растворов в зависимости от концентрации, физико-химических показателей среды (pH и Eb) и времени, а с другой изучить характер и природу осадков, образовавшихся при определенных физико-химических условиях среды.

До сих пор не уделялось достаточного внимания изучению феррисиликатных систем равновесия и анализу синтетических продуктов, полученных при данном равновесном состоянии системы. Поэтому те результаты, которые мы получили при исследовании данных фаз наших систем, являются первым шагом в этой области.

ЗАКОНОМЕРНОСТИ ОСАЖДЕНИЯ ХИМИЧЕСКИХ КОМПОНЕНТОВ ИЗ РАСТВОРОВ

1. Осаждение гидроокиси железа определяется значением рН среды и зависит от вида аниона, связанного с железом. Осаждение гидроокиси железа в сульфатной системе начинается при рH=2,2, в хлоридной при рH=4,60—5,0. Максимальное осаждение приурочено в обоих случаях к рH=6,5—7,0.

Осаждение гидроокиси железа в морской воде нормальной солености, где присутствуют как Cl', так и SO₄["], наблюдается при pH=3,0. Очевидно, в этом случае на осаждение гидроокиси железа оказывает влияние коагулирующая способность солей.

Осаждение гидрозакиси железа из раствора FeSO₄ в связи с большой растворимостью ее по сравнению с гидроокисью начинается при pH= =5,45; при pH=6,50 гидрозакись железа оседает полностью.

2. Если в растворе одновременно находятся железо и кремнекислота, то характер осаждения гидроокиси железа в зависимости от pH среды несколько меняется. Осаждение железа из растворов в феррисиликатных сульфатных системах начинается при pH=2,13, в хлоридных — при pH=4,60. В обеих системах максимум осаждения гидроокиси железа приурочен к pH=6,50-6,80.
| | 1 | | Eh | Молекулярные отношения Fe ₅ O ₅ : Al ₅ O ₃ : FeO : MgO : SiO ₅ : H ₅ O* |
|------------------------------|------------------------------|---|--|--|
| мма | аморфная SiO ₂ | pH | | |
| 9,50 9,43 9,13 8,70 | 2,20 3,10 2,64 2,45 | 8,60 6,00 7,00 7,50 | +100 +120 +80 +42 | 1:2,29:2,06:2,62:1,72:14,58 1:2,18:0,42:1,84:2,80:7,46 1:3,00:3,52:0,24:2,07:17,10 |
| 9, 9, 9, 8, | 50 43 13 70 | 50 2,20 43 3,10 13 2,64 70 2,45 | $ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$ | $ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$ |

осадков системы FeSO₄-Al₂(SO₄)₃-Na₂SiO₃-MgSO₄-H₂O

При pH=7,0 и выше растворимость гидроокиси железа заметно увеличивается вследствие присутствия кремнекислоты, оказывающей при этих значениях pH защитное действие на частицы золя гидроокиси железа. Как известно, изоэлектрическая точка золя гидроокиси железа лежит при pH=7,0, в более щелочной среде он меняет свой положительный заряд на отрицательный, и потому кремнекислота и гидроокись железа оказываются заряженными одноименно.

В системах закисного типа при pH=7,70 не наблюдается стабилизации коллоидных частиц гидрозакиси железа в растворе под влиянием кремнекислоты, как это имело место в системах окисного типа. Очевидно, в этом случае играет роль сильная концентрация кремнекислоты, обусловливающая почти полное ее осаждение из раствора, поэтому влияние кремнекислоты на частицы гидрозакиси железа отпадает.

3. Осаждение кремнекислоты из раствора кремнекислого натрия при различных значениях pH (от 3 до 9) находится в тесной зависимости не только от pH среды, но и от концентрации SiO₂ в растворе и от времени ее осаждения. Чем концентрация слабее, тем больший период времени необходим для осаждения кремнекислоты при одинаковых величинах pH.

4. Осаждение кремнекислоты в феррисиликатных (сульфатных и хлоридных) системах в присутствии железа носит несколько иной характер. В интервале pH от 3 до 9 наблюдается медленное и постепенное осаждение SiO₂ из растворов слабых концентраций (60—100 мг/л) с заметным увеличением степени осаждения по мере подщелачивания среды. Количество кремнекислоты, осажденной из растворов феррисиликатных систем, значительно превосходит ее количество, осаждающееся из раствора кремнекислого натрия при тех же значениях pH и той же концентрации. Это можно объяснить взаимной коагуляцией золей кремнекислоты и гидроокиси железа. В закисных системах при концентрации SiO₂ в растворе 400-500 мг/л она оказывается мало устойчивой и почти нацело осаждается при pH=6,50-7,0.

5. На осаждение Mg(OH)₂ из раствора MgCl₂ в зависимости от pH среды существенное влияние оказывают концентрация MgO в растворе и время. Процесс осаждения Mg(OH)₂ из растворов сильных концентраций (2000— 1400 мг/л MgO) протекает довольно быстро при pH=10,50. При концентрации 300 мг/л процесс осаждения гидроокиси магния идет замедленно. При концентрации MgO в 100 мг/л за этот же промежуток времени при том же pH не наблюдалось никакого осаждения.

6. Осаждение магния в ферро- и феррисиликатных системах связано с присутствием кремнекислоты и железа в растворе. Едва заметное осажде-

ние MgO в сульфатных системах начинается при pH=5,0, в хлоридных при pH=6,80. Осаждение магния в этих интервалах pH вызвано поглощением катиона магния коллоидными частицами осадка, а также ускорением осаждения гидроокиси магния в присутствии других катионов в растворе. Вообще же следует заметить, что pH осаждения гидроокиси магния равняется 10,5, а его силиката—9,50.

7. Осаждение натрия из растворов слабых концентраций (70—100 мг/л) обнаружено не было ни в сульфатных, ни в хлоридных системах. При концентрации натрия 1000 мг/л было найдено 2,14% Na₂O в осадке хлорита, что можно объяснить адсорбцией его осадком.

ФИЗИКО-ХИМИЧЕСКИЕ ПОКАЗАТЕЛИ СИСТЕМЫ

1. В системах окисного типа наблюдается пропорциональная связь между величинами pH и Eh и концентрацией окисного железа в растворе. По мере возрастания величины pH уменьшается концентрация железа в растворе и вместе с тем величина окислительно-восстановительного потенциала. При pH=2,13 и Eh=+770 в растворе содержится Fe_2O_3 в количестве 45 мг/л; при pH=3,40 и Eh=+693 мв — 0,800 мг/л Fe_2O_3 и, наконец, при pH=6,0 и Eh=+500 мв — от 0,150 до 0,200 мг/л Fe_2O_3 .

2. Существует определенная зависимость между содержанием в осадках окисного и закисного железа и окислительно-восстановительным потенциалом. При pH=6,0—7,0 при почти одинаковом содержании как окисного, так и закисного железа величина Eh колеблется от +60 до +80 мв. При явном преобладании закисного железа над окисным значение Eh колеблется от -22 до -100 мв. При содержании окисного железа до 70%Eh увеличивается до +130 и +160 мв. При содержании в осадках только окисного железа величина Eh в тех же интервалах pH достигает +370 и +400 мв. Гидрат закиси железа, свежеосажденный из раствора FeSO₄ при pH=6,50, имеет величину Eh, равную — 500 мв.

РЕЗУЛЬТАТЫ ИССЛЕДОВАНИЯ СИНТЕТИЧЕСКИХ ОСАДКОВ

1. В феррисиликатных сульфатных системах как с присутствием магния, так и без него в интервалах pH от 2,0 до 3,0 образуются два минералогических типа осадков:

а) В кислых полях pH от 2,0 до 4,50 образуется хорошо раскристаллизованный гетит или гидрогетит, о чем свидетельствуют данные рентгеновского, термического, микроскопического и химического анализов.

б) В слабо кислых, нейтральных и слабо щелочных полях образуются скрытокристаллические силликаты железа. Эти феррисиликаты почти аморфные, но четкие стехиометрические отношения химических компонентов, некоторая «упорядоченность» структуры осадков, по данным рентгеновского анализа, и слабая их анизотропность свидетельствуют о самой начальной стадии раскристаллизации вещества. В системах без магния образуются феррисиликаты типа $Fe_2O_3 \cdot SiO_2 \cdot nH_2O$, где значения *n* заключены в промежутке от 1 до 7. В системах с магнием получены осадки типа $Fe_2O_3 \cdot 2SiO_2 \cdot nMgO \cdot 6H_2O$, где n=0,5-2,5.

2. В феррисиликатных хлоридных системах в интервалах pH от 4,50 до 8,0 образуются скрытокристаллические соединения типа феррисиликатов. В системах без магния при pH=4,50-5,50 получены осадки типа 3Fe₂O₃·2SiO₂·5-7H₂O.

В более щелочных полях при pH=7,0-8,0 образуются феррисиликаты другого состава—Fe₂O₃·SiO₂·nH₂O. В системах с магнием при pH= =7,0 данными химического и рентгеновского анализов установлено образование феррисиликата магнезиального типа состава $0.5 MgO \cdot 3Fe_2O_3 \cdot 2SiO_2 \cdot 10H_2O$.

3. Изучение феррисиликатных систем без участия алюминия показало возможность образования в лабораторных условиях продуктов, близких к минералам хлоритовой группы. Образование этих минералов идет в определенных границах pH и окислительно-восстановительного потенциала: в среде, близкой к нейтральной, при pH=6,50-7,0 и при величинах Eh, не превышающих +260 мв. По химическому составу и данным рентгеновского анализа, полученные синтетические осадки близки к хлоритовым образованиям. Эти осадки очень неустойчивы на воздухе, и, быстро окисляясь, превращаются в гетит и гидрогетит, обнаруживая на дебаеграммах линии, характерные для этих минералов.

Структурные формулы, рассчитанные по данным химического анализа, заставляют предполагать принадлежность полученных синтетических продуктов к минералам хлоритовой группы с различными отношениями $\frac{RO}{SiO_2}$ и $\frac{R_2O_3}{SiO_2}$ и различным количеством атомов Si в тетраэдрах (от 4 до 3,15).

4. Синтетические осадки, полученные в феррисиликатной системе с участием алюминия, по данным химического и рентгеновского анализов, отличаются от минералов хлоритовой группы и не укладываются в систему ее изоморфных рядов.

5. Полученные синтетические осадки всех систем мало растворимы в 20%-ной соляной кислоте при нормальной температуре, но растворимы на 75% в 0,5%-ной HCl при нагревании.

6. Значения окислительно-восстановительного потенциала при реакции, близкой к нейтральной, являются одним из факторов, показывающих возможность образования в природе тех или иных минералов. Величина Eh +400 мв и выше говорит о полном отсутствии в объекте закисного железа и, следовательно, о возможности возникновения здесь минералов окисного типа (гетито-лимонитовый ряд). Величина Eh, не превышающая +250 мв, показывает, что в осадке наряду с закисным железом содержится и некоторое количество окисного. В этих условиях возникают минералы хлорито-сидеритового ряда.

7. Указанные границы Eh, при которых могут образовываться минералы окисного и закисного типов, найденные нами при экспериментальной работе, были установлены также и при исследовании современных железорудных осадков, отлагающихся в озере Пуннус-ярви (Ленинградская область), где образование руды, состоящей в основном из минералов гидроокиси железа, приурочено к среде, характеризующейся величиной Eh, равной от +400 до+600 мв. В илах, содержащих как окисное, так и закисное железо, наблюдалась величина Eh, равная от + 30 до -200 мв.

8. Работа по синтезированию железистых силикатов далеко еще не закончена и служит лишь первым этапом к решению сложных вопросов, связанных с кристаллизацией и условиями осаждения рудообразующих соединений.

В дальнейшем при постановке подобных синтетических работ следует обратить внимание на температурный фактор, выяснить влияние органического вещества, разработать способы устойчивости и сохранения от окисления продуктов хлоритового типа, добиться получения глиноземных хлоритов и попытаться создать вещества определенной структуры, близкой к структуре природных соединений.

- Антипов Каратаев II. Н. К вопросу о миграции железа. В кн.: Тр. Конференции по генезису руд железа, алюминия и марганца. М.-Л., Изд-во Акад. наук СССР, 1937.
- Антипов-КаратаевИ. Н., Вишияков А. П. и Сочеванов В. Г. К изучению почвенного поглощающего комплекса. Тр. Ленингр. отд. ВИУАА им. К. К. Гедройца, вып. 23, 1933.
- Бетехтин А. Г. Минералогия. М., Госгеолиздат, 1950. Болдырев. А. К. и др. Рентгенометрический определитель минералов. Зап. Ленингр. горного ин-та, 13, вып. 1, 1939. Бриттон Х. Т. Водородные ионы. Определение и значение их в теоретической
- и прикладной химии. Л., Химтеоретиздат, 1936.
- Винчелл А. Н. Оптика и микроскопия искусственных минералов. Л., Госхимтехиздат, 1933.
- Гинзбург И. И. и Рукавишникова И. А. Минералы древней коры вы-вегривания Урала. М., Изд-во Акад. наук СССР, 1951. Земятченский П. А. Каолиновые образования южной России. Тр. СПб. общ. естествоиспыт., 21, вып. 2, 1896.
- Ковда В. А. К вопросу о движении и накоплении кремнезема в засоленных почвах. Тр. Почв. ин-та Акад. наук СССР, вып. 1, 1940. К а з а к о в А. В. Фосфатные фации. Происхождение фосфоритов и геологические
- факторы формирования месторождений. Тр. Научн. ин-та по удобр. и инсектофунг. им. Я. В. Самойлова, вып. 145, 1939. Курнаков Н. С. п Роде Е. Я. Охимической природе естественных гидратов
- окиси железа. Изв. Ин-та физ.-хим. анализа, 3, вып. 1, 1926.
- Роде А. А. Определение малых количеств кремнекислоты в природных растворах. Почвоведение, 1947, № 4
- Седлецкий И. Д. Почвенная рентгенография. М.—Л., Изд-во Акад. наук СССР, 1939.
- Седлецкий И. Д. Рентгенографические таблицы для определения коллоидных минералов почв. М.-Л., Изд-во Акад. наук СССР, 1941.
- Сердюченко Д. П. О магнезиально-глиноземных гидросиликатах изоморфного ряда серпентин — паракаолинит. Докл. Акад. наук СССР, 58, № 9, 1947. Сердюченко Д. П. О химической конституции хлоритов. Докл. Акад.
- наук CCCP, 60, № 9, 1948.
- Симаков В. Н. О взаимодействии солей гидрата окиси железа, алюминия, кремнекислоты и перекиси марганда. Сообщ. отд. почвоведения Гос. ин-та опытн. агроном., новая серия, 3, 1928.
- Friedel G. et Granjean F. Synthèse de chlorites par action des solutions alcalines sur le pyroxène. Bull. Soc. franç. de min., 32, 1909.
- Goldstaub M. S. Etude de quelques dérivés de l'oxyde ferrique (FeO.OH, FeONa, FeOCI), détermination de leurs structures. Bull. Soc. franç. de min., 58, No 1-2, 1935.
- Lapin L. u. Kill W. Die Kolorimetrische Bestimmung das Eisen in den Trink-und Abflusswasser. Zs. Hygiene u. Infektions Krankheiten, 4, 1931.
- Lorber H. Einfache mikrokolorimetrische Eisenbestimmungsmethode. Biochem.
- Zs., 181, 1927. Moore E. S. a. Maynard J. E. Solution, transportation and precipitation of iron and silica. Econ. Geol., 24, No 3-6, 1929.
- Niggli P. Einige vorläufige hydrothermale Synthesen. Zs. anorg. Chem., 84, 1914.
- Noll W. Synthese des Kaolins. Fortschr. Min., Kristallogr. u. Petrogr., 17, Th. 1, 1932.
- Noll W. 1. Hydrothermale Synthese des Kaolins. Zs. Kristallogr., Abt. B. 45, Th. 2, 1934.
- Noll W. 2. Zur genetischen Deutung der hydrothermalen Kaolinsynthese. Zbl. Min., Geol. u. Paläont., Abt. A, 1, 1934.
 Noll W. 1. Mineralbildung in system Al₂O₃-SiO₂ -- H₂O. N. J. Min., Geol. u. Paläont., Abt. A, Beil-Bd. 70, Th. 1, 1936.
 Noll W. 2. Surther der Merter scilleriter icheriter der Erde. Zu Chem. Min. Determenter.
- Noll W. 2. Synthese des Montmorillonites. Chemie der Erde. Zs. Chem. Min., Petropr., Geol. u. Bodenkunde, 10, H. 2, Th. 2, 1936.
- Posnjak E. The System Ca_2SiO_4 Fe_2SiO_2 . Amer Journ. Sci., 25, April, 1933. Posnjak E. a. Merwin H. The system Fe_2O_3 — SO_3 — H_2O . Journ. Amer. Chem. Soc., 44, 1922.
- T a m m O. Über die Oxalatmethode in der chemischen Bodenanalyse. Medd. fr. Stokh-Skogsförs, N. 27, 1934.
- Schwarz R. u. Brenner Th. Über synthetische Aluminiumsilikate und deren Beziehungen zum Kaolin. Ber. Deutsch. chem. Gesellsch., 56, 1923.

оглавление

•

| Введение | 3 |
|---|-----|
| I. История вопроса | . 4 |
| II. Методика исследования | 7 |
| III. Некоторые данные по осаждению кремнекислоты, магния и железа . | 12 |
| IV. Системы равновесий окисного типа" | 19 |
| V. Системы равновесий закисного типа | 47 |
| Выводы | 62 |

Елена Ивановна Соколова, Лидия Павловна Листова и Анна Зимильевна Вайнштейн

Феррисиликатные и ферросиликатные сульфатные и хлоридные системы равновесия (Труды Геологического института, вып. 3)

Утверждено к печати Геологическим институтом Академии наук СССР

Редактор вадательства Е. И. Зальцман Технический редактор С. М. Полесицкая Корректор В. Т. Макаров

РИСО АН СССР № 18-27В. Сдано в набор 6/II 1956 г. Подп. в печать 27/IV 1956 г. Формат бум. 70×108¹/16</sub>. Печ. л. 4,25=5,82+6 вкл. Уч.-изд. лист. 5,3+0,5=5.8 Тиран 2000. Т-04803. Изд. № 170. Тип. зак. 135 Цена 4 р. 30 к. Издательство Академии наук СССР Москва Б-64, Подсосенский пер., д. 21 2.9 типография Издательства АН СССР. Москва Г-99, Шубанский пер., д. 10