

РАВНОВЕСНО-КИНЕТИЧЕСКОЕ МОДЕЛИРОВАНИЕ ОБЕЗЖЕЛЕЗИВАНИЯ И ДЕМАНГАЦИИ ПОДЗЕМНЫХ ВОД

© 2019 г. Б. Н. Рыженко^{а,*}, М. В. Мироненко^а, О. А. Лиманцева^а

^аИнститут геохимии и аналитической химии им. В.И. Вернадского РАН
Россия, 119991 Москва, ул. Косыгина, 19
*e-mail: wri-lab@geokhi.ru

Поступила в редакцию 19.02.2018 г.
После доработки 27.03.2019 г.
Принята к публикации 01.04.2019 г.

Выполнен анализ химических равновесий между соединениями железа и марганца в зависимости от окислительно-восстановительных и кислотно-основных условий среды (Eh-pH) и содержания углекислоты. Проведено термодинамическое и равновесно-кинетическое моделирование окисления железа и марганца при различных содержаниях углекислоты в растворе применительно к задаче подземного обезжелезивания и демангации воды водозабора. Выбраны наиболее достоверные величины констант скоростей конгруэнтного растворения карбонатов железа и марганца, констант гомогенного окисления железа и поверхностно-каталитического окисления марганца на взвеси гидроксида железа в водном растворе. Разработана кинетико-термодинамическая модель подземного окисления железа и марганца растворенным в воде кислородом. Моделированием установлено, что обезжелезивание воды происходит достаточно эффективно, в то время как содержание марганца (II) в воде возрастает. Это происходит по причине более медленного окисления марганца и растворения Mn-содержащего сидерита. Эффективная подземная демангация воды возможна при отсутствии Mn-содержащего сидерита в породах.

Ключевые слова: водозабор, подземные воды, внутрипластовая очистка вод, химическая термодинамика, химическая кинетика, равновесное и равновесно-кинетическое моделирование
DOI: 10.31857/S0016-752564121247-1260

ВВЕДЕНИЕ

Химические процессы, происходящие при подземном окислении растворенных в подземной воде железа и марганца в степени окисления 2+, крайне сложны для количественного описания. Это обусловлено рядом факторов.

1. Многокомпонентность системы требует описания сразу многих химических взаимодействий. Термодинамическое моделирование способно описать лишь конечное состояние системы, не отвечая на вопрос о времени достижения равновесия.

2. Кинетическое моделирование геохимических систем на современном уровне его развития способно рассчитывать реакции гомогенного окисления Fe^{2+} и Mn^{2+} как реакции псевдопервого порядка, протекающие при постоянных концентрациях кислорода и кислотности, а реакции растворения минералов – как реакции псевдонулевого порядка, протекающие при постоянной кислотности.

3. В рассматриваемой многокомпонентной гетерогенной системе водозабора подземное окисление Fe^{2+} и Mn^{2+} само по себе вызывает расход кислорода и изменение pH. Кроме того, оно сопровождается растворением карбонатов, содержащих железо и марганец, что дает поток этих компонентов в водный раствор, а также изменяет его кислотность.

В представленной работе авторы попытались учесть как многокомпонентность системы, так и различные переменные во времени скорости отдельных химических реакций. Это достигнуто в равновесно-кинетической модели, которая основана на принципе частичного равновесия и представляет собой временную последовательность равновесий систем, материальный баланс которых частично рассчитывается из кинетических уравнений.

ОБЪЕКТ ИССЛЕДОВАНИЯ

Месторождение подземных вод расположено в междуречье рек Амура и Тунгуски, в 10 км

западнее города Хабаровска. По запасам подземных вод, а также по химическому составу месторождение является уникальным: высокие концентрации железа и марганца на фоне низких значений рН и больших концентраций растворенной углекислоты. Для его использования требуется специальная водоподготовка, заключающаяся в окислении и осаждении ряда загрязняющих компонентов (железо, марганец, барий и кремний).

Воды горизонта безнапорные и местами слабонапорные. Глубина залегания уровня подземных вод составляет 6–8 м при мощности самого горизонта 40–50 м. Водопроницаемость водоносной толщи 2500–6000 м²/сутки, средний коэффициент фильтрации порядка 50–80 м/сутки (Кулаков и др., 2006).

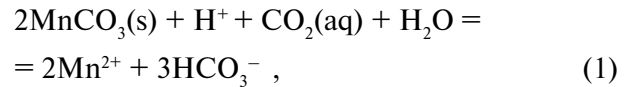
Согласно описанию месторождения (Кулаков и др., 2006; Кулаков, 2011, 2013; Кулаков, Штенгелов, 2015), температура воды 6–7 °С, состав пород близок к суглинкам. Химический состав подземной воды по площади и по вертикали существенно не изменяется: минерализация 200–300 мг/л, содержание SiO₂(aq) 20–40 мг/л, Fe(aq) 15–25 мг/л, CO₂(aq) 120–220 мг/л, рН=6.0–6.35, Eh от -100 до +100 мВ, преимущественно от -50 до +50 мВ.

Eh-рН РАВНОВЕСИЯ В СИСТЕМЕ Fe-Mn-H₂O

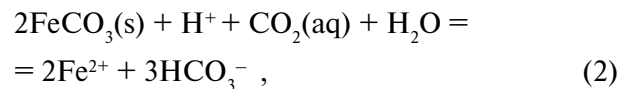
Редокс-условия рассматриваемого водозабора допускают существование железа и марганца, преимущественно в степени окисления 2+. На месторождении определено растворенное органическое вещество в концентрации 1–4 мг/л (перманганатная окисляемость 0.4–3.4 мг O₂/л). Комплексообразование катионов Mn²⁺ и Fe²⁺ с органическими лигандами способствует накоплению в водной фазе восстановленных форм марганца и железа, и даже окисленных форм железа. Известно, чем прочнее образующиеся комплексы, тем лучше защищены эти элементы от окисления. Таким образом, растворенное органическое вещество препятствует окислению Mn²⁺ и Fe²⁺, а также может “съесть” часть кислорода, закачиваемого для окисления марганца и железа.

Как видно из Eh-рН диаграмм рисунков 1 и 2 (Крайнов и др., 2012), для перехода катионов этих элементов в более высокую степень окисления, когда происходит осаждение соответствующих оксидов (гидроксидов), необходимо Eh более положительное для марганца, чем для железа.

Простейшее описание процесса растворения карбоната (Fe, Mn)CO₃(s) представляется таким:



$$K_1 = [(\text{Mn}^{2+})^2 \times [\text{HCO}_3^-]^3 / [\text{CO}_2(\text{aq})] \times [\text{H}^+] ,$$



$$K_2 = [(\text{Fe}^{2+})^2 \times [\text{HCO}_3^-]^3 / [\text{CO}_2(\text{aq})] \times [\text{H}^+] ,$$

где в квадратных скобках – концентрации соответствующих водорастворенных частиц. Как видно из уравнений (1) и (2), рост концентрации растворенной углекислоты и снижение рН благоприятствуют повышению концентраций Mn(aq) и Fe(aq). Для реакции растворения MnCO₃ при 25 °С рK₁=6.26 и при 6 °С рK₁=5.97. Для реакции растворения FeCO₃ – при 25 °С рK₂=9.76 и при 6 °С рK₂=9.46.

Подставив в уравнения (1) и (2) выражение для [HCO₃⁻] = K_{гр}[CO₂(aq)]/[H⁺], где K_{гр} – константа ионизации угольной кислоты по первой ступени, получаем возможность для вычисления концентрации Mn²⁺ и Fe²⁺ над осадком карбонатов

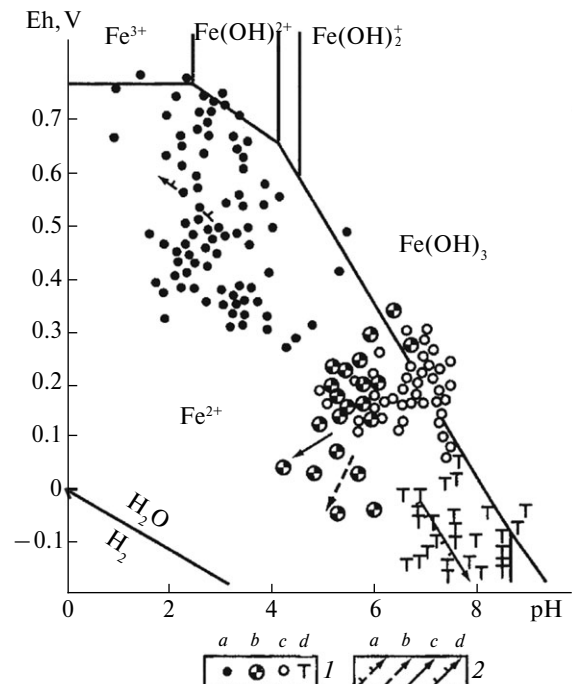


Рис. 1. Eh-рН диаграмма Fe-H₂O при 25 °С. 1 – типы железосодержащих вод; 2 – направления увеличения концентрации железа. а – кислые воды районов сульфидных месторождений; б – грунтовые с высокой концентрацией органических веществ; в – бескислородные и бессульфидные; д – сульфидные.

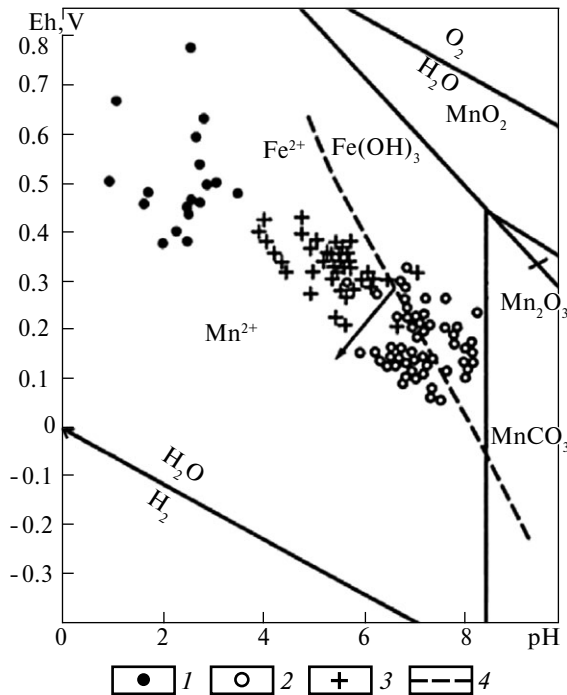


Рис. 2. Eh-pH диаграмма Mn-H₂O при 25 °C. Положение марганецсодержащих (>1 мг/воды) вод: 1 – кислые воды районов сульфидных месторождений; 2 – бескислородные и бессульфидные подземные воды; 3 – подземные воды с высокой концентрацией органических веществ; 4 – граница Fe²⁺/Fe(OH)₃. Стрелка – направление увеличения концентрации марганца.

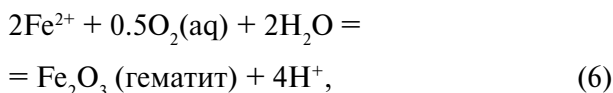
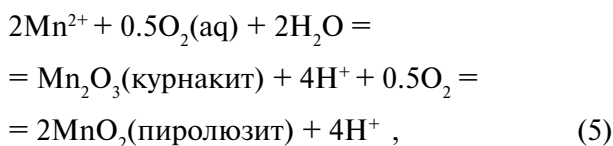
на Тунгусском месторождении; приняв pH=6.16, [CO₂(aq)]=200 мг/л=0.00455*m*, имеем:

$$[\text{Mn}^{2+}] = K_1^{0.5} K_{\text{yr}}^{1.5} [\text{H}^+]^2 [\text{CO}_2]^{-1} = 10^{-3.32} m, \quad (3)$$

$$[\text{Fe}^{2+}] = K_2^{0.5} K_{\text{yr}}^{1.5} [\text{H}^+]^2 [\text{CO}_2]^{-1} = 10^{-5.06} m. \quad (4)$$

Из уравнений (3) и (4) следует сравнительное обогащение водной фазы марганцем при растворении карбоната (Fe,Mn)CO₃(s). Обратим внимание, что отношение Fe/Mn (s) в водоносной породе (грунте) в зависимости от точки отбора изменяется в двадцать раз, преимущественно Fe/Mn (s) = 10.1–22.0.

Процесс окисления Fe²⁺(aq) и Mn²⁺(aq) описывается следующими уравнениями:



где оксид Mn³⁺ является промежуточным продуктом окисления марганца. При лабораторных и природных экспериментах установлена фаза β-MnOOH при 6 °C (Нем, 1981), курнакит и пирролюзит, при других параметрах (Morgan, 2005).

Уравнения (1–4) дают представление о направленности процессов, но их совместное действие можно оценить количественно только компьютерным моделированием системы “порода месторождения – вода – углекислота”.

МОДЕЛИРОВАНИЕ РАВНОВЕСИЙ В СИСТЕМЕ Fe-Mn-H₂O

Вначале мы смоделировали упрощенную по составу термодинамически закрытую систему, содержащую только марганец и железо с суммарной массой 1 г/л воды в трех вариантах отношений: (а) в равных долях, (б) десятикратный избыток железа над марганцем и (в) присутствует только марганец.

Если количества железа и марганца одинаковы (рис. 3), то при закачке воды с увеличивающейся концентрацией растворенного кислорода в равновесном процессе происходит окисление железа (кислорода 1 мг/л и более), затем железа и марганца (кислорода 40 мг/л). При избытке в системе железа (рис. 4) марганец окисляется до пирролюзита только при внесении 70 мг/л кислорода. В системе, содержащей только марганец (рис. 5), происходит окисление Mn²⁺ вначале до курнакита, затем образуется ассоциация курнакит+пирролюзит (кислорода 20 мг/л); при кислороде 30 мг/л и более образуется только пирролюзит.

Концентрации растворенной углекислоты в 200–300 мг/л позволяет принять систему “порода-вода-газ” месторождения термодинамически открытой по CO₂, т.е. находящейся под парциальными давлениями углекислоты, создающими постоянные концентрации CO₂(aq) около 280 мг/л, 28 мг/л и 2.8 мг/л. Железо окисляется до гематита при минимальной концентрации растворенного O₂ в 1 мг/л, и концентрация растворенного железа не превышает 0.2 мг/л. Марганец окисляется до пирролюзита при концентрации кислорода в воде 12 мг/л и более. Концентрация марганца хотя и убывает при внесении растворенного кислорода, но при содержании CO₂(aq) 280 мг/л составляет несколько мг/л. Только при CO₂(aq) 28 мг/л Mn(aq) снижается до содержаний порядка 1.1 мг/л, и при содержании CO₂(aq) 2.8 мг/л концентрация Mn(aq) снижается до 0.05 мг/л.

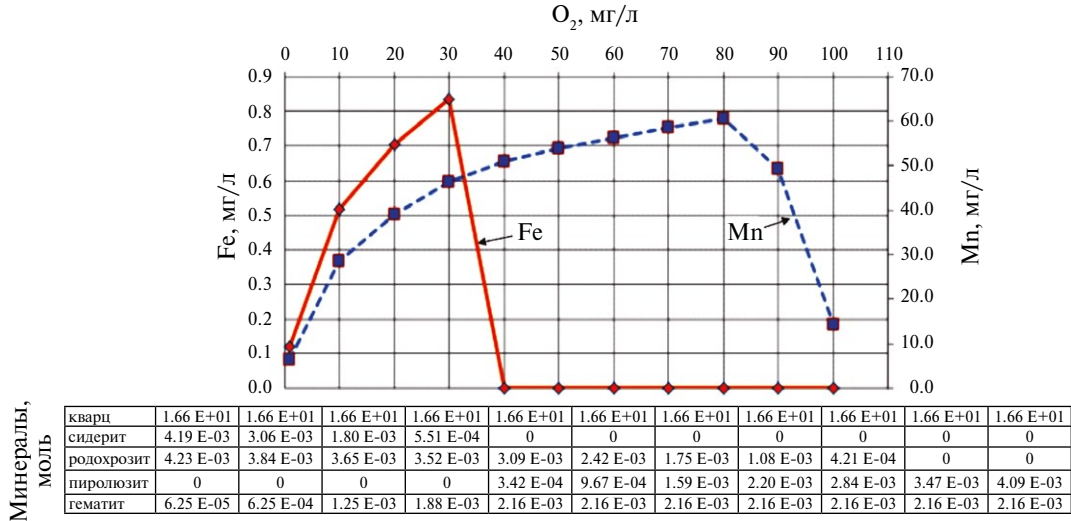


Рис. 3. Закрытая система “с отношением масс Fe/Mn=1, H₂O” при 6 °С (в таблице приведены концентрации минералов, образовавшихся на данном шаге моделирования).

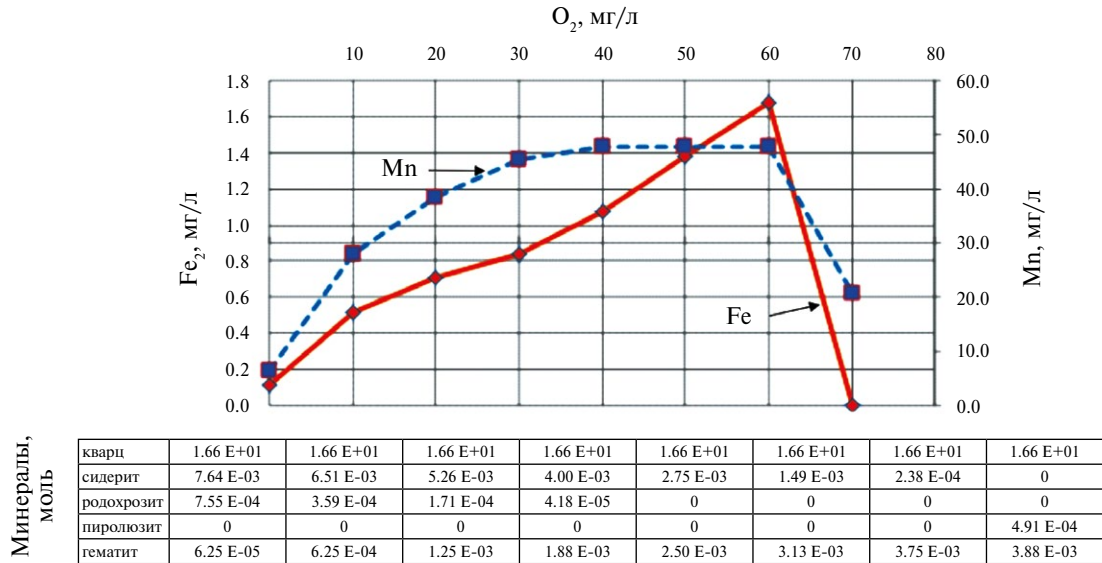


Рис. 4. Закрытая система “с отношением масс Fe/Mn=9, H₂O” при 6 °С.

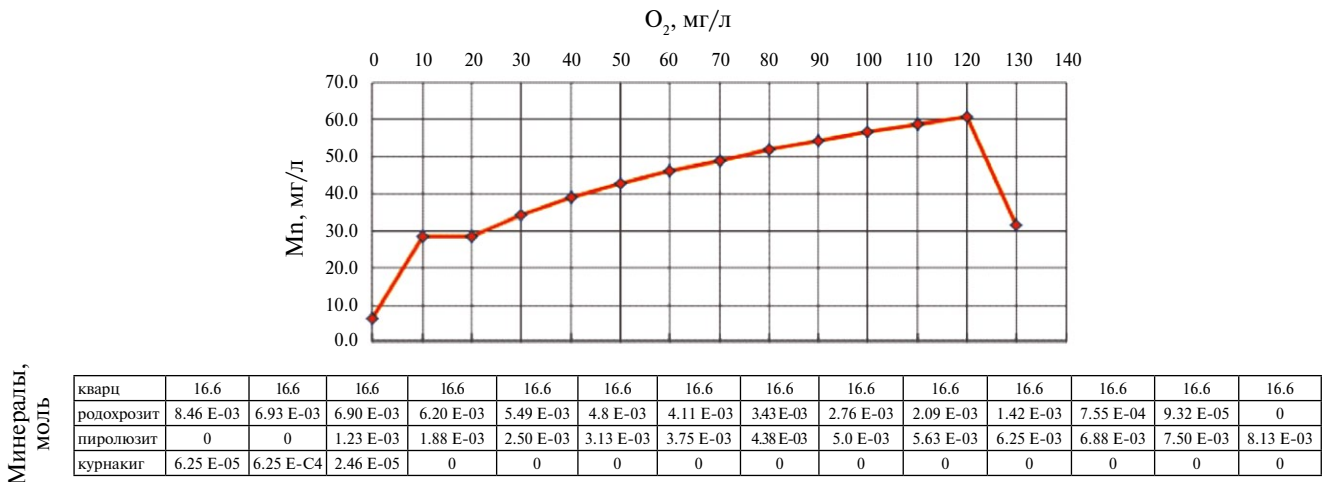


Рис. 5. Закрытая система “Mn-H₂O” при 6 °С.

МОДЕЛИРОВАНИЕ РАВНОВЕСИЙ В СИСТЕМЕ «ПОРОДА-ВОДА-ГАЗ» МЕСТОРОЖДЕНИЯ ПОДЗЕМНЫХ ВОД

Исследуемое месторождение имеет более сложный химический состав, чем рассмотренные выше системы. Гидрогеологическая и геохимическая информация о водоносном горизонте позволяет нам описать рассматриваемый объект как систему «суглинок-вода-углекислота», открытую по CO_2 (г). Для создания полной модели принят химический состав суглинка (табл. 1), который нами был пересчитан на минеральный (равновесный состав в закрытой системе, табл. 2). Влияние растворенного органического вещества при моделировании оценивалось введением 0.001 моль/л гуминовых веществ.

Моделирование заключалось в расчете равновесного состава системы «суглинок-вода-углекислота» при разных величинах отношения масс породы (R) к воде (W), $R/W=0.1-10$ (т.е. условно при различном водообмене) и различных парциальных давлениях углекислоты. При этом массы твердых фаз (минеральный состав исследуемой системы) не являлись критическими характеристиками, так как не растворялись полностью. В водную фазу поступал поток следующих веществ: FeCO_3 , CaCO_3 , MnCO_3 , $\text{CaMg}(\text{CO}_3)_2$, FeS_2 , $\text{NaAlSi}_3\text{O}_8$, SiO_2 , KAlSi_3O_8 , $\text{KAl}_3\text{Si}_3\text{O}_{12}\text{H}_2$, $\text{CaAl}_2\text{Si}_2\text{O}_{22}\text{H}_{12}$, TiO_2 , MnO_2 , FeOOH . Для моделирования обезжелезнения и деманганации в баланс масс-системы «суглинок-вода-углекислота» вносился кислород в водорастворенной форме.

В результате расчетов были определены концентрации Na, K, Ca, Mg, HCO_3 , CO_2 , SiO_2 , SO_4 , Mn и Fe в водной фазе, а также Eh-pH характеристики воды в водоносном комплексе. В целом состав модельного водного раствора соответ-

Таблица 1. Химический состав суглинка

Окислы	Вес. %
SiO_2	56.63
Al_2O_3	5.11
TiO_2	0.97
Fe_2O_3	6.31
CaO	5.78
MgO	2.85
K_2O	1.08
Na_2O	1.25
SO_3	0.87
ППП	8.35

Таблица 2. Минеральный состав суглинка

Компоненты	Моли
$\text{NaAlSi}_3\text{O}_8$ (альбит)	3.67
CaCO_3 (кальцит)	13.1
CaMgC_2O_6 (доломит)	70.7
FeOOH (гематит)	38.0
KAlSi_3O_8 (микроклин)	14.8
$\text{KAlSi}_3\text{O}_{12}\text{H}_2$ (мусковит)	8.13
MnO_2 (пирролюзит)	0.93
SiO_2 (кварц)	662.0
MnCO_3 (родохрозит)	19.3
FeCO_3 (сидерит)	10.0
FeS_2 (пирит)	0.1
$\text{CaAl}_2\text{Si}_2\text{O}_{22}\text{H}_{12}$ (стильбит)	28.7
TiO_2	12.1

ствовал природному (кальций-бикарбонатному), кроме содержания кремнезема. Концентрация SiO_2 в модельном растворе была значительно ниже наблюдаемой концентрации 20–40 мг/л. Наиболее вероятной причиной такого пересыщения природной воды относительно кварца является растворение полевых шпатов. Минерализация модельного раствора превышала минерализацию природной воды, что свидетельствует о более значительной промытости природной водоносной породы, т.е. реальное отношение масс реагирующих породы и воды $R/W < 0.1$.

Термодинамическое моделирование показывает, что добавляемый в систему кислород (20 мг/л) снижает концентрацию Mn(aq) тем существеннее, чем меньше парциальное давление углекислоты, т.е. концентрация CO_2 (aq). На наш взгляд, это говорит в пользу целесообразности удаления растворенной углекислоты при закачке обогащенного кислородом воздуха (барботаж) через деманганизируемую воду.

Eh-pH условия, создаваемые в водоносном горизонте, обеспечивают концентрации Fe(aq), которые соответствуют санитарным требованиям при всех рассматриваемых концентрациях растворенной углекислоты, но не соответствуют санитарным требованиям для Mn(aq). А комплексообразование Fe^{2+} и Mn^{2+} с растворенным органическим веществом (0.001m) приводит к возрастанию концентрации железа более существенному, чем для марганца. Моделированием установлено равновесие с пиритом, что

соответствует установленному восстановительному Eh подземной воды (прямо измерение от -50 до + 50 мВ (Кулаков, Тесля и др., 2006), модельное Eh до -160 мВ).

Для достижения соответствия санитарным нормам по железу и марганцу необходимы: закачка растворенного кислорода большей концентрации (что вряд ли целесообразно) и снижение концентрации $\text{CO}_2(\text{aq})$ как дегазацией, так и повышением pH. Неполная деманганация воды, наблюдаемая на природном объекте, может быть вызвана разными причинами: рассеянием закаченного кислорода в подземном пространстве (*динамическая причина*) и/или более медленной скоростью окисления Mn^{2+} сравнительно со скоростью окисления Fe^{2+} (*кинетическая причина*). Для оценки влияния кинетических причин на окисление растворенных форм марганца (II) и железа (II) в присутствии железосодержащего сидерита было выполнено кинетико-термодинамическое моделирование процесса окисления.

КИНЕТИЧЕСКИЕ ХАРАКТЕРИСТИКИ РЕАКЦИЙ В СИСТЕМЕ Fe-Mn-CO₂-H₂O

Подземное окисление железа и марганца растворенным в воде кислородом протекает параллельно и на фоне растворения карбонатов Fe(II) и Mn(II), содержащихся во вмещающих породах, поэтому нам необходимы представления о кинетике этих реакций, а также константы скоростей реакций окисления железа и марганца водного раствора и константы скоростей конгруэнтного растворения карбонатов.

Кинетика окисления двухвалентных железа и марганца растворенным кислородом описывается реакцией псевдопервого порядка (Miller et al., 1987; Morgan, 2005).

Окисление железа. Скорость окисления железа описывается кинетическим уравнением:

$$-d[\text{FeII}]/dt = k_{\text{Fe}}[\text{FeII}] \quad (7)$$

Оно справедливо для условий постоянства pH и концентрации растворенного кислорода $[\text{O}_2]$, при которых экспериментально изучалась кинетика окисления. Для переменных кислотности раствора и концентрации в нем растворенного кислорода $k_{\text{Fe}} = k_{\text{Fe}}[\text{OH}^-]^2[\text{O}_2]$, а выражение для скорости реакции принимает вид

$$-d[\text{FeII}]/dt = k_{\text{Fe}}[\text{FeII}][\text{O}_2][\text{OH}^-]^2 \quad (8)$$

В экспериментальной работе (Miller et al., 1987) изучалась кинетика окисления железа

в воде и морской воде в зависимости от pH (5–9), температуры (5–45 °C) и солёности (0–35). Были получены зависимости константы реакции (9–10) от температуры и ионной силы:

$$\log k_{\text{Fe}} = \log k_{0_{\text{Fe}}} - 3.291I^{1/2} + 1.52I, \quad (9)$$

$$\text{где } \log k_{0_{\text{Fe}}} = 21.56 - 1545/T,$$

$$T = 273.15 + t. \quad (10)$$

Эти численные значения константы скорости окисления железа использовались в настоящей работе при кинетико-равновесном моделировании.

ОКИСЛЕНИЕ ДВУХВАЛЕНТНОГО МАРГАНЦА

Гомогенное химическое окисление двухвалентного марганца протекает на порядки медленнее, чем окисление двухвалентного железа. Это иллюстрируется информацией в табл. 3 (Morgan, 2005).

При окислении марганца образуются твердые фазы, которые имеют дробную степень окисления, зависящую от условий лабораторного эксперимента или условий протекания химического процесса в природе (Stumm, Morgan, 1996). Отмечено, что (1) скорость окисления пропорциональна квадрату концентрации ионов OH^- и (2) существует зависимость скорости окисления от солевого состава водного раствора. Эти закономерности объясняются различиями в величинах констант скорости реакции окисления для различных форм марганца и железа в водном растворе. Увеличение констант скорости окисления установлено для форм, преобладающих в более щелочных средах (Morgan, 2005).

Таблица 3. Константы скорости гомогенного окисления Fe(II) в Fe(III) и Mn(II) в Mn(III) растворенным кислородом ($\text{M}^{-1} \text{c}^{-1}$) по данным (Morgan, 2005) при 25 °C

Частица	$K_{i,os}^a$	$K_{i,fit}^b$
Mn^{2+}	1.6E-18	<1.0E-10
Fe^{2+}	1.6E-6	1.0E-6
MnOH^+	6.3E-10	1.66E-2
FeOH^+	2.0E-2	6.3
$\text{Mn}(\text{OH})_2$	7.9E-4	20.9
$\text{Fe}(\text{OH})_2$	1.6E+2	7.9E+5

Примечания. ^a Предсказано теорией Маркуса для скорости переноса электрона (Rosso, Morgan, 2002); ^b Fe(II) из (King, 1998).

Установлено, что под действием марганец- и железоокисляющих бактерий реакция (так называемого биологического) окисления протекает значительно быстрее; при этом для окисления железа время полуреакции в несколько раз меньше, чем для марганца (Katsoyiannis, Zouboulis, 2004). В лабораторных исследованиях процесс биологического окисления был реализован при температурах выше, чем на исследуемом водозаборе (6 °С) и в средах с рН > 7 (Apte et al., 2007); на исследуемом водозаборе рН = 6.0–6.3. Существуют доказательства благоприятного влияния растворенного железа(II) на окисление растворенного марганца(II) (Gheriany et al., 2009). Недавно опубликовано сообщение о новой бактериальной добавке *Pseudomonas putida* strain EC112, окислительная активность которой сопровождается потреблением углекислоты; при рН 6.5 и 30 °С коэффициент полунасыщения равен 1.086 ± 0.029 мг/л и константа скорости реакции $k = 0.180 \pm 0.003$ мг Mn(II)/мг(сухого вещества) × час (Snyder, Wang, 2014). Однако механизм этого процесса изучен недостаточно, чтобы его можно было учесть в кинетической модели.

Абиологическое окисление марганца протекает как автокаталитический процесс, скорость которого пропорциональна активной площади поверхности образующегося оксида железа и/или марганца:

$$-d[\text{Mn}]_{\text{aq}}/dt = (k_{0\text{Mn}} + k_{1\text{Mn}} + [\text{активная поверхность оксида}])[\text{OH}^-]^2 \times [\text{O}_2] \times [\text{Mn}]_{\text{aq}}, \quad (11)$$

где $k_{0\text{Mn}}$ – константа скорости окисления водорастворенных форм Mn(II) в гомогенном растворе, $k_{1\text{Mn}}$ – константа скорости автокаталитического окисления Mn(II) на осадке оксида железа и/или марганца. Лабораторными исследованиями установлено, что произведение $k_{1\text{Mn}}$ [активная поверхность оксида] $\gg k_{0\text{Mn}}$, и, следовательно, первым слагаемым в круглых скобках кинетического уравнения можно пренебречь.

Следует отметить, что опубликованные результаты экспериментов по каталитическому окислению марганца в условиях буферирования концентрации растворенного кислорода, рН, и содержания взвешенного гидроксида трехвалентного железа в растворе (Morgan, 2005; Sung, Morgan, 1981) в силу их недостаточной формализованности сложно обрабатывать для получения константы скорости реакции окисления при переменных рН, концентрации кислорода и содержания взвешенных частиц гидроксида. Тем

не менее мы пересчитали численное значение константы уравнения скорости каталитического окисления марганца на гетите

$$-d[\text{MnII}]/dt \approx k'' \times \beta_2[\text{SOH}][\text{Mn}^{2+}][\text{H}^+]^{-2}A P_{\text{O}_2}, \quad (12)$$

предложенного (Davies, Morgan, 1989), в форму

$$-d[\text{MnII}]/dt \approx K[\text{Mn}^{2+}][\text{H}^+]^{-2}A[\text{O}_2], \quad (13)$$

используя параметры эксперимента и численные значения константы скорости поверхностного окисления для лепидокрокита (25 °С) $k'' = 0.05$ мин⁻¹ атм⁻¹, константу поверхностного комплексообразования $\beta_2 = 3 \times 10^{-13}$ моль л⁻¹, а также значение плотности поверхностных позиций $[\text{SOH}] = 0.002$ моль г⁻¹, приведенные в (Morgan, 2004). В этой работе указано, что для рН = 8, $P_{\text{O}_2} = 0.21$ атм., $A = 1$ мг/л, получается константа скорости реакции 1-го порядка около 10^{-3} ч⁻¹.

Пересчет константы k'' в секунды и в концентрацию растворенного кислорода при $[\text{O}_2] = 1$ моль л⁻¹ дает:

$$k'' = \frac{0.05}{60 \cdot (10^{-2.96})} = 0.76 \text{ с}^{-1} \text{ моль}^{-1} \text{ л},$$

где $10^{-2.96}$ моль л⁻¹ – константа Генри (В) для кислорода при 25 °С.

$$K_{0\text{Mn}} = k''\beta_2[\text{SOH}] = 0.76 \times 3 \times 10^{-13} \times 0.002 = 4.56 \times 10^{-16} \text{ моль с}^{-1}\text{г}^{-1}.$$

Для условий эксперимента, описанных в (Morgan, 2004) ($m_{\text{O}_2} = P_{\text{O}_2} \times B = 0.21 \times 10^{-2.96} = 2.3 \times 10^{-4}$ моль/л; $[\text{H}^+] = 1 \times 10^{-8}$ и $A = 10^{-3}$ г/л), константа K_{Mn} реакции $-d[\text{Mn}^{2+}]/dt = K_{\text{Mn}}[\text{Mn}^{2+}]$, вычисленная из полученной нами величины $K_{0\text{Mn}}$, составляет 1.05×10^{-6} с⁻¹, или примерно 3.8×10^{-3} час⁻¹, что неплохо согласуется с вышеприведенной оценкой Моргана.

Растворение минералов. Скорости растворения минералов в зависимости от рН, как правило, хорошо описываются уравнением Лэйдлера (кинетическое уравнение реакций нулевого порядка). Для скорости растворения родохрозита вдали от насыщения при 25 °С мы использовали уравнение из (Duckworth, Martin, 2003):

$$R_0 \text{ (моль м}^{-2} \text{ сек}^{-1}) = 10^{-4.93}[\text{H}^+]^{0.5} + 10^{-8.45}[\text{H}_2\text{O}], \text{ где } [\text{H}_2\text{O}] = 1. \quad (14)$$

В работе (Duckworth, Martin, 2004) показано, что это же уравнение примерно соответствует рН-зависимости скорости растворения сидерита.

Для скоростей растворения халцедона и других минералов мы использовали кинетические параметры, содержащиеся в нашей базе данных GEOCHEQ_M (Мироненко и др., 2008). Замедление реакции при приближении к равновесию, согласно теории переходного состояния (Lasaga, 1981; Aagaard, Helgeson, 1982), в общем виде выражается уравнением $R=R_0 [1-\exp(\Delta G/RT)]$, где ΔG – движущая сила реакции, показывающая степень отклонения от насыщения. Мы использовали это уравнение в нашей модели. Из уравнения видно, что скорость реакции становится нулевой при $\Delta G=0$, т.е. при насыщении раствора в отношении минерала.

Подземное окисление железа и марганца (1) сопровождается расходом растворенного в воде кислорода и (2) само по себе изменяет кислотность раствора. Кроме того, кислотность раствора меняется вследствие растворения и возможного осаждения карбонатов и других минералов. Поэтому параметры кинетических уравнений реакций псевдопервого порядка для окисления железа и марганца, экспериментально полученные для больших объемов раствора и малых содержаний Fe^{2+} и Mn^{2+} , так же как и параметры уравнений реакций псевдонулевого порядка для растворения минералов, полученные в проточных условиях при постоянном pH, в нашем случае справедливы лишь на коротких промежутках времени, когда влияние изменений величин pH и $[O_2 \text{ aq}]$ на скорости реакций несущественны.

Для моделирования подземного окисления железа и марганца растворенным кислородом с учетом взаимодействия воды с вмещающими породами, нами применена кинетико-термодинамическая модель необратимых взаимодействий в системе вода-порода, более детально описанная в (Мироненко, Золотов, 2012; Zolotov, Mironenko, 2007). Протекание взаимодействий воды с минералами во времени моделируется серией последовательных частичных равновесий, рассчитываемых для каждого k-го шага по времени. Результатом таких расчетов на каждом шаге по времени является текущий равновесный состав водного раствора и массы вновь осажденных минералов, если они должны осадиться.

Для расчета k-го химического равновесия баланс b_{jk} по каждому j-му химическому элементу рассчитывается из химического состава $b_{j,k-1}(\text{aq})$ водного раствора на предыдущем шаге и масс

минералов Δx_{ik} , которые должны быть растворены на текущем шаге по времени:

$$b_{j,k} = b_{j,k-1}(\text{aq}) + \sum_i \Delta x_{ik} v_{ji}, \quad (15)$$

где v_{ji} – число стехиометрических единиц j-го химического элемента в формуле i-го минерала. Мольное количество минерала Δx_{ik} , растворенного на k-том шаге, рассчитывается по формуле $\Delta x_{ik} = S_{ik}^{\text{ex}} r_{ik} \Delta t_k$, где S_{ik}^{ex} – доступная раствору площадь поверхности i-го минерала, m^2 ; Δt_k – продолжительность шага по времени, с; r_{ik} – текущая скорость растворения минерала, моль $m^{-2} c^{-1}$. Минералы, осажденные на предыдущих шагах, рассматриваются как первичные и могут быть подвергнуты растворению, если не находятся в равновесии с текущим составом водного раствора.

Fe^{2+} и Mn^{2+} одновременно окисляются растворенным в воде кислородом. Константы скоростей окисления реакций псевдопервого порядка $k_{Fe} = k_{Fe} [OH^-]^2 [O_2]$ в отношении Fe^{2+} и $K_{Mn} = K_{0Mn} \times A \times [H^-2] \times [O_2]$ для Mn^{2+} вычисляются на каждом шаге по времени для текущих pH и концентрации растворенного кислорода $[O_2 \text{ aq}]$ (а для марганца еще и для текущей концентрации взвешенных частиц гидроксида железа A, г/л). Следует отметить, что текущая концентрация растворенного кислорода $[O_2]$ не включается в материальный баланс системы, а служит лишь для того, чтобы рассчитать текущую скорость реакции и таким образом определить, сколько кислорода надо добавить в систему на текущем шаге для окисления.

Мы рассматривали кинетику окисления катиона M^{2+} (Fe^{3+} или Mn^{3+}) как последовательные реакции (а) растворения карбоната $MCO_3 \rightarrow M^{2+} + CO_3^{2-}$ и (б) окисления $M^{2+}(\text{aqueous}) \rightarrow M^{3+}(\text{aqueous})$. Изменение концентрации M^{2+} в растворе определяется следующим кинетическим уравнением:

$$d[M^{2+}]/dt = k_{\text{dissol}} - k_M [M^{2+}], \quad (16)$$

где $k_{\text{dissol}} = \sum_i r_i S_i v_i$ – суммарная скорость поступления M^{2+} за счет реакций 0-го порядка растворения минералов, содержащих v_i атомов M^{2+} на формульную единицу; k_M – константа скорости окисления растворенного M^{2+} при текущих pH, концентрации растворенного кислорода $[O_2]$, а в случае $M = Mn$ – и текущей концентрации взвеси $FeOОН$ в воде. После интегрирования уравнения (16) можно вычислить количество катиона M^{2+} , окисленное за время Δt :

$$\Delta M^{3+} = k_{\text{dis}} \Delta t - \left(\frac{k_{\text{dis}}}{k_M} - [M^{2+}]_0 \right) [1 - e^{-k_M \Delta t}], \quad (17)$$

где $[M^{2+}]_0$ — концентрация катиона M^{2+} в начале шага по времени. Уравнение (17) используется нами для того, чтобы рассчитать количество молей кислорода, которое следует добавить в систему на данном шаге для окисления: например, Fe^{2+} по реакции $Fe^{2+} + 0.25O_2 + H^+ = Fe^{3+} + 0.5H_2O$. Если при вычислении химического равновесия на этом шаге по времени концентрация окисленного катиона превысит его насыщенную концентрацию, он будет осажден в виде соответствующего гидроксида.

Однако возникает проблема параллельного окисления Fe^{2+} и Mn^{2+} . В данном случае недостаточно рассчитать общее количество кислорода, необходимое на окисление, а требуется еще и распределить его так, чтобы соотношение количества кислорода, израсходованного на окисление железа и пошедшего на окисление марганца, соответствовало соотношению скоростей этих реакций. Это достигается искусственным приемом: мы вводим в систему два кислорода — обычный O_2 , предназначенный для окисления железа, и $(O_M)_2$ — для окисления марганца. Их сумма равняется изначальному содержанию растворенного кислорода в растворе и затем уменьшается по мере расхода на окисление железа и марганца. Для того чтобы в значительной мере минимизировать некоторую термодинамическую некорректность этого приема, химические формулы минералов и водных частиц двухвалентного марганца записываются через обычный кислород: родохрит $MnCO_3$, $MnOH^+aq$, $Mn(OH)_2^0aq$, а трехвалентного марганца — через обычный и дополнительный «марганцевый» кислород: курнакит $MnO(O_M)_{0.5}$, манганит $MnO(O_M)H$, $MnO(O_M)_{0.5}^0aq$. Поскольку нам не удалось найти надежных термодинамических данных по гидроксиду трехвалентного марганца манганиту, при расчетах для имитации манганита мы использовали минерал курнакит $MnO_{1.5}$, имеющий близкую растворимость.

КИНЕТИКО-ТЕРМОДИНАМИЧЕСКОЕ МОДЕЛИРОВАНИЕ РЕАКЦИЙ В СИСТЕМЕ «ПОРОДЫ-ВОДА-ГАЗ» МЕСТОРОЖДЕНИЯ ПОДЗЕМНЫХ ВОД

Входные данные. Взята порода, содержащая в расчете на килограмм: доломит $CaMg(CO_3)_2$ 2 моля, марганецсодержащий сидерит $Fe_{0.9}Mn_{0.1}CO_3$ 4 моля (соотношение железа и марганца соответствует результатам анализа кислотных вытяжек из водовмещающих пород водозабора), аморфный кремнезем 1 моль. Про-

чие минералы считались химически инертными. Это допущение, учитывая малые, сравнительно с карбонатами, скорости растворения алюмосиликатов, вполне правомерно для промежутка времени в первые годы. Исходный размер зерен минералов составлял 0.05 мм. Поскольку константа скорости окисления марганца известна лишь для комнатной температуры, была взята температура 25°C.

Были рассчитаны несколько сценариев процесса.

Для выявления основных химических реакций, определяющих механизмы изменения концентраций железа и марганца во времени, была рассчитана ситуация, когда степень доступности поверхности минералов водному раствору F_i равняется единице (полная доступность $S^{exposed} = F_i \times S^{geom}$). Следует сразу отметить, что это допущение неправдоподобно, поскольку в породе высоко содержание аморфного кремнезема, склонного к переотложению и, таким образом, к образованию защитных пленок на поверхности минералов. Химический состав воды соответствует обычной подземной воде с $pH=6$. Содержание растворенного кислорода составляло 20 мг/л (6.25×10^{-4} моль/л). Соответственно, по мере протекания окисления убывала концентрация растворенного кислорода и увеличивалась концентрация взвеси $FeOOH$, на которой происходило каталитическое окисление марганца.

Благодаря достаточно большой скорости окисления железа (и его осаждения в виде гетита), его содержание в растворе через 7.66 часов от начала процесса не превышает 1.5×10^{-15} моль/кг воды, несмотря на то, что в силу большой распространенности железа в породе его поступление в водный раствор на порядок превышает поступление марганца. Марганец не успевает окислиться, и его концентрация в растворе составляет 1×10^{-4} моль/кг.

В целом, описывая динамику изменения содержаний марганца в водном растворе в этом сценарии, следует отметить, что благодаря меньшей скорости его окисления, чем скорость окисления железа и скорость растворения Mn -содержащего сидерита, происходит постепенное накопление марганца в водном растворе вплоть до того, что в результате обезжелезивания раствора водный раствор постепенно насыщается относительно чистого карбоната марганца — родохрита (рис. 6).

Это приводит к стабильно повышенному содержанию марганца в растворе во времени на уровне 6.5 мг/л (рис. 7). Положение усугубляется тем, что в результате удаления из раствора железа, поступающего в него в виде карбоната, образуется избыток углекислоты, поддерживающий pH на достаточно низком уровне, что также не способствует ускорению окисления марганца и, кроме того, вызывает гидролиз карбонат-иона в недиссоциированную CO_2aq , и таким образом способствует понижению содержания CO_3^{2-} и повышению насыщенной (в отношении родохрозита) концентрации марганца.

Исследование влияния соотношений закаченной и пластовой воды. К пластовой воде была закачена чистая вода с нейтральным pH в соотношениях 1:2 и 1:3. Степень доступности поверхности минералов раствору полагалась

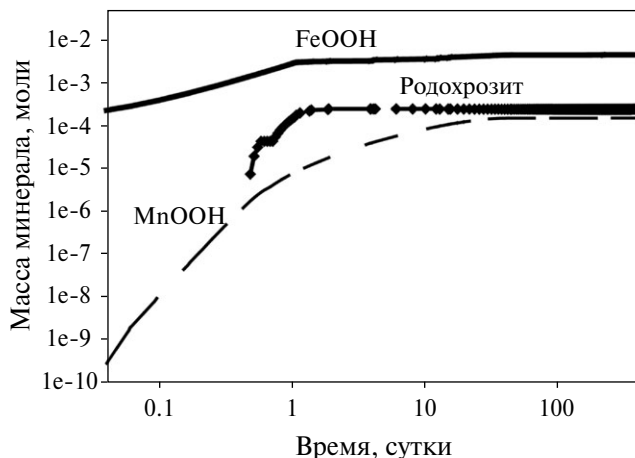


Рис. 6. Рассчитанное в модели осаждение окисленного Fe^{2+} и Mn^{2+} в виде гетита и манганита, а также избытка неокисленного Mn^{2+} в виде родохрозита. $F_i=1$, исходная $[\text{O}_2\text{aq}] = 6.25 \times 10^{-4}$ моль/кг.

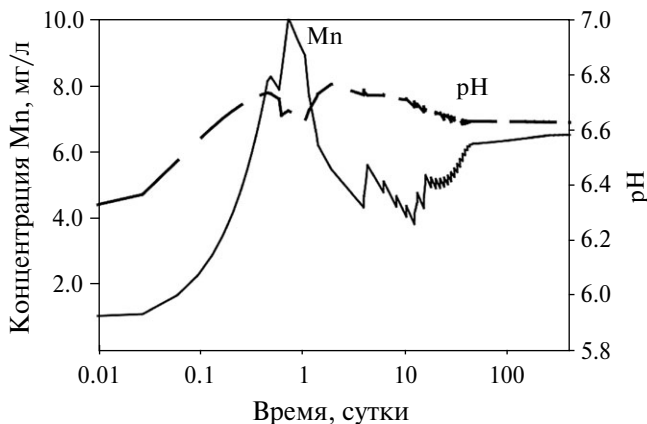


Рис. 7. Рассчитанные изменения pH и концентрации Mn в закаченной воде во времени. $F_i=1$, исходная $[\text{O}_2\text{aq}] = 6.25 \times 10^{-4}$ моль/кг (20 мг/л).

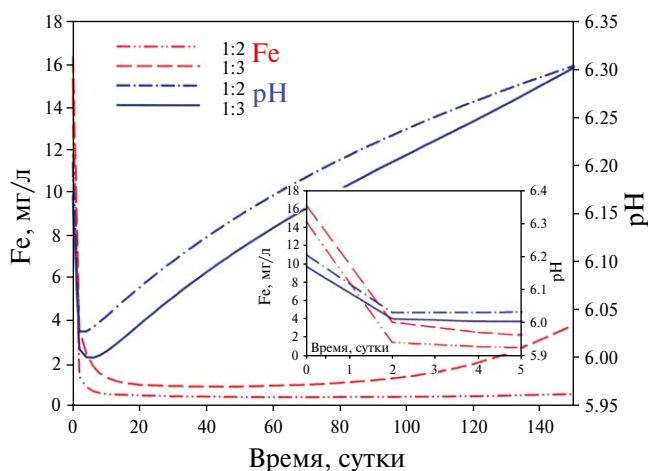
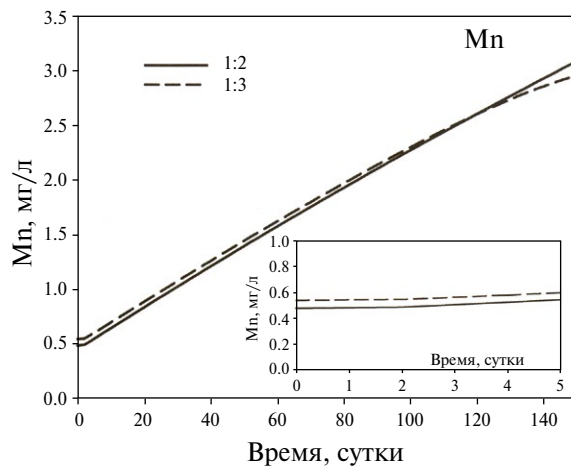


Рис. 8. Изменение во времени концентраций марганца, железа и pH в смеси «закаченная вода+пластовая вода» при их соотношениях 1:2 и 1:3 при степени доступности поверхности минералов раствору $F=1 \times 10^{-3}$. Содержание кислорода в закаченной воде 20 мг/л.

равной $F=1 \times 10^{-3}$. Содержание кислорода в закаченной воде 20 мг/л. Проведен расчет протекания химических взаимодействий во времени в смеси, находящейся в контакте с вмещающими породами.

На рис. 8 даны врезки для первых пяти суток взаимодействий. Видно, что концентрации марганца и железа некоторое время сохраняются на относительно низких уровнях, затем начинают постепенно возрастать, причем низкая концентрация железа удерживается значительно дольше. При этом соотношение объемов закаченной и пластовой вод не имеет существенного значения.

Исследование влияния степени доступности поверхности карбонатов водному раствору.

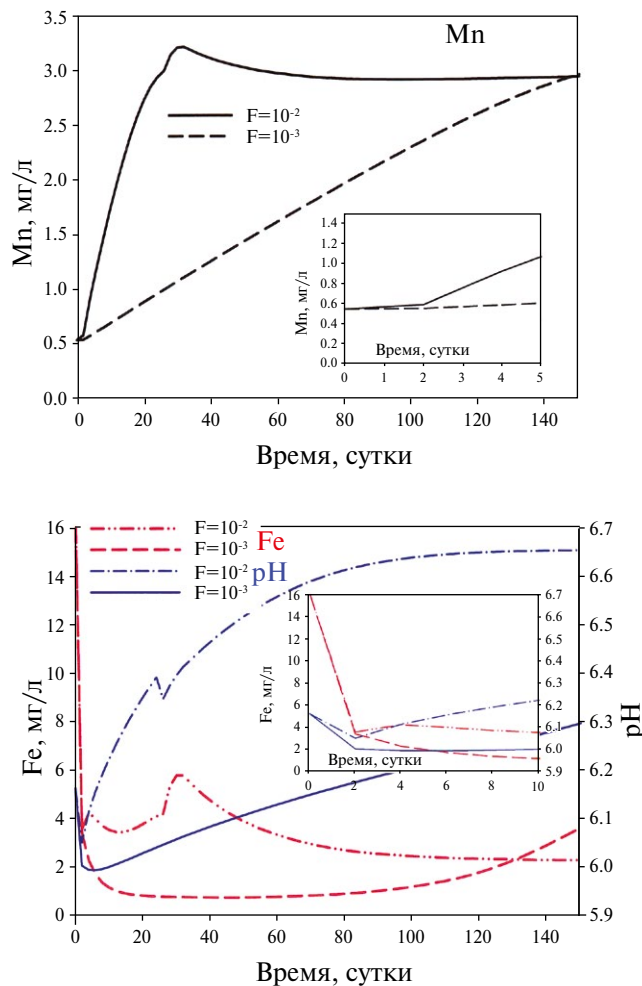


Рис. 9. Изменение во времени концентраций марганца, железа и pH в смеси «закаченная вода+пластовая вода» в соотношении 1:3 при различных степенях доступности поверхности минералов. Содержание кислорода в закаченной воде 20 мг/л.

Для смеси, закаченной (содержание кислорода 20 мг/л) и пластовой воды в соотношении 1:3, проведены расчеты протекания химических взаимодействий во времени в условиях контакта с вмещающей породой (рис. 9) для степеней доступности поверхности минералов водному раствору $F=1 \times 10^{-2}$ и $F=1 \times 10^{-3}$. Расчеты показали, что степень доступности поверхности минералов в воде заметно влияет на изменение концентрации марганца в водном растворе. Меньшая доступность поверхности Mn-содержащего сидерита приводит к значительному замедлению роста концентрации марганца. Однако скорость реакции растворения карбоната настолько превышает скорость окисления марганца, что даже 99.9%-ная изоляция поверхности Mn-содержащего сидерита в итоге не способна пре-

дотворить рост концентрации марганца в растворе.

Исследование влияния концентрации растворенного кислорода в закачиваемой воде на поведение железа и марганца. Были рассчитаны протекания химических превращений во времени в системе «смесь закаченной и пластовой воды (1:3)—водовмещающая порода ($F=1 \times 10^{-3}$)» при концентрациях кислорода в закаченной воде 20 и 50 мг/л. Повышение $[O_2 \text{ aq}]$ с 20 до 50 мг/л резко понижает концентрацию железа и практически не сказывается на изменении концентрации марганца во времени (рис. 10).

Поэтому, согласно расчетам, увеличение концентрации кислорода до 50 мг/л в закаченной воде не скажется на деманганизации.

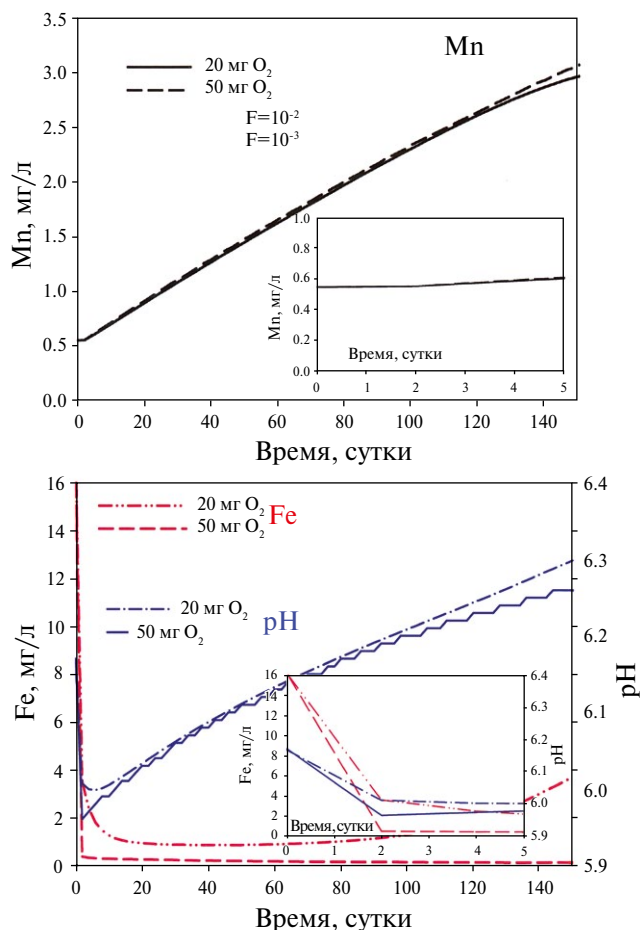
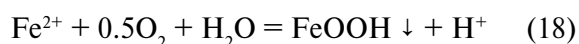


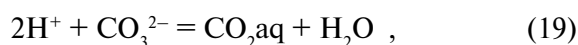
Рис. 10. Изменение во времени концентраций марганца, железа и pH в смеси «закаченная вода+пластовая вода» в соотношении 1:3 при степени доступности поверхности минералов раствору $F=1 \times 10^{-3}$ при содержаниях кислорода в закаченной воде 20 мг/л и 50 мг/л.

В результате кинетико-термодинамического моделирования была разработана модель протекания химических взаимодействий во времени в системе «O₂-содержащий водный раствор – халцедон – доломит – Mn-содержащий сидерит», учитывающая скорость окисления Fe²⁺ растворенным кислородом, скорость каталитического окисления Mn²⁺ растворенным кислородом на гидроксиде железа (III), скорости растворения карбонатов, включая Mn_{0,1}Fe_{0,9}CO₃. Модель одновременно учитывает изменение pH, расход кислорода, изменение содержаний Fe²⁺ и Mn²⁺ в растворе и влияние этих изменений на кинетику химических реакций, осаждение малорастворимых гидроксидов железа (III) и марганца (III). Было проведено моделирование протекания химических взаимодействий, имеющих место при закачках кислородсодержащей воды в водоносные горизонты месторождения с целью обезжелезивания и деманганации пластовой воды. При этом в качестве входных данных взяты реальные химические составы вод и оценочный минералогический состав водовмещающего горизонта. Моделирование позволило выявить принципиальные химические взаимодействия, определяющие состав воды. Исследовано влияние изменения различных параметров (содержание растворенного кислорода, соотношение объемов откачки и закачки, доступность поверхности минералов воде) на эффективность процессов очистки. Выявлено, что ни концентрация растворенного кислорода, ни соотношение объемов закачки и откачки (в разумных пределах) не влияют на понижение концентрации марганца в растворе в той мере, в которой на нее влияет уменьшение поступления марганца в раствор за счет растворения Mn-содержащего карбоната.

Расчеты показали, что железо раствора окисляется и выпадает в виде гетита достаточно быстро – быстрее, чем растворяется сидерит. Это хорошо согласуется с реально наблюдаемой ситуацией. Скорость каталитического окисления марганца значительно меньше, чем скорость окисления железа, и меньше, чем скорость поступления марганца в воду за счет растворения Mn-содержащего сидерита. Это приводит к тому, что марганец не только не выводится из водного раствора, но и в условиях полного контакта воды с Mn-содержащим сидеритом постепенно накапливается в нем вплоть до достижения насыщенной концентрации в отношении родохзита (MnCO₃). Уменьшение pH водного раствора в результате окисления железа по реакции



увеличивает скорости растворения карбонатов и вызывает гидролиз избыточного CO₃²⁻, образующегося в результате вывода железа из раствора, по реакции:



и, таким образом, способствует понижению концентрации иона CO₃²⁻ и повышению насыщенной концентрации марганца, а также увеличивает парциальное давление углекислоты.

ВЫВОДЫ

Проведенное моделирование системы показало, что для окисления марганца до пиролюзита (MnO₂) требуются большие концентрации растворенного кислорода в воде, создать которые крайне затруднительно, а также повышение щелочности, которое можно было бы достичь, обеспечив дегазацию углекислоты из водного раствора. Однако и окисления марганца до трехвалентного состояния было бы вполне достаточно для деманганации воды. Следует отметить, что термодинамическое моделирование способно определить лишь конечное равновесное состояние системы, но не может оценить времени его достижения.

Кинетико-термодинамическое моделирование химических взаимодействий в системе “вода с растворенным кислородом – минералы водоносного горизонта” показало, что железо должно удаляться из водной фазы достаточно эффективно, что и происходит в реальности. Подземная деманганация воды в силу более медленной кинетики окисления марганца может протекать эффективно лишь в отсутствие в водоносном горизонте Mn-содержащих карбонатов или при достаточно полной изоляции их поверхности пленками плотных слабо-растворимых минералов, например аморфного кремнезема.

Умозрительно можно предложить двухстадийную схему обработки воды: 1) подземное обезжелезивание и 2) поверхностную деманганацию в открытом бассейне над рыхлым осадком гидроксидов железа для каталитического окисления марганца. В этом случае в бассейне не будет происходить накопления новообразованного гидроксида железа. Возможно, биологическое окисление марганца растворенным кислородом оказалось бы эффективным, но современное состояние изучения этого процесса не позволяет даже примерно моделировать его скорость, не говоря уже о его практическом применении в промышленных масштабах. Воз-

можно лишь формально моделировать кинетику биологического окисления марганца, гипотетически приняв константу скорости реакции окисления на 3–4 десятичных порядка большей, чем для каталитического на гидроксиде железа.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

- Крайнов С.Р., Рыженко Б.Н., Швец В.М. (2012) Геохимия подземных вод. Теоретические, прикладные и экологические аспекты. М.: ЦентрЛитНефтеГаз, 672 с.
- Кулаков В.В. (2013) Использование внутрипластовой очистки подземных вод от железа и марганца (на примере водоснабжения г. Хабаровск). *Вестник ДВО РАН* (2), 84–89.
- Кулаков В.В. (2015) Формирование техногенного биогеохимического реактора в водоносном горизонте для получения питьевых подземных вод. *Геологическая эволюция взаимодействия воды с горными породами. Владивосток. Материалы конференции.* Дальнаука, 71–74.
- Кулаков В.В. (2011) Геохимия подземных вод Приамурья. Хабаровск. ИВЭП ДВО РАН, 254 с.
- Кулаков В.В., Тесля В.Г., Штенгелов Р.С. (2006) Тунгусское месторождение подземных вод Хабаровского водного узла. *Сборник докладов 7-го международного конгресса ЭКВАТЭК-2006 "Вода: экология и технология"*. М., 30.05-2.06., Часть 1, 255–256.
- Кулаков В.В., Штенгелов Р.С. (2015) Покровные отложения амуро-тунгусского междуречья – биогеохимический барьер от загрязнения подземных вод. *Биогеохимия и гидроэкология наземных и водных экосистем.* Хабаровск. ИВЭП ДВО РАН. Выпуск 21, 80–87.
- Мироненко М.В., Мелихова Т.Ю., Золотов М.Ю., Акинфиев Н.Н. (2008) ГЕОСНЕQ_M – комплекс для термодинамического и кинетического моделирования геохимических процессов. Версия 2008 года. URL: http://www.scgis.ru/russian/cp1251/h_dggms/1-2008/informbul-1_2008/mineral-22.pdf
- Мироненко М.В., Золотов М.Ю. (2012) Равновесно-кинетическая модель взаимодействий вода-порода. *Геохимия* (1), 3–9.
- Mironenko M.V., Zolotov M.Y. (2012) Equilibrium-kinetic model of water-rock interaction. *Geochem. Int.* **50**(1), 1–7.
- Aagaard P., Helgeson H.C. (1982) Thermodynamic and kinetic constraints on reaction among minerals and aqueous solutions. I. Theoretical consideration. *Amer. J. Sci.* **282**, 237–285.
- Apte S.C., Adams M.S., Melville F., Andersen L., Hales L.T. (2007) Manganese Oxidation Study. CSIRO Land Water Sci. Report 12/07. March.
- Davies SHR, Morgan J.J. (1989) Manganese (II) oxidation kinetics on metal oxide surfaces. *J. Colloid Interface Sci.* **129**(1), 63–77.
- Duckworth O. W. and Martin S. T. (2003) Connections between surface complexation and geometric models of mineral dissolution investigated for rhodochrosite. *Geochim. Cosmochim. Acta* **67**(10), 787–1801.
- Duckworth O. W. and Martin S. T. (2004) Role of molecular oxygen in the dissolution of siderite and rhodochrosite. *Geochim. Cosmochim. Acta* **68**(3), 607–621.
- Gheriany I.A., Vocioaga D., Hay A.G., Ghiorse W.C., Shuler M.L., Lion L.W. (2009) Iron requirement for Mn(II) Oxidation by *Leptothrix descophora* SS-1. *Appl. Environm. Microbiology* **75**(5), 1229–1235.
- Hem J.D. (1981) Rates of manganese oxidation in aqueous systems *Geochim. Cosmochim. Acta* **45**, 1369–1374.
- Katsoyiannis I.A., Zouboulis A.I. (2004) Biological treatment of Mn(II) and Fe(II) containing in groundwater: kinetic considerations and product characterization. *Water Research* **38**, 1922–1932.
- Lasaga A.C. (1981) Transition state theory. In: Kinetics of Geochemical Processes (eds. A.C. Lasaga and R.J. Kirkpatrick). *MSA* (8), 135–169.
- Millero F.J., Sotolongo S., Izaguirre M. (1987) The oxidation kinetics of Fe(II) in seawater. *Geochim. Cosmochim. Acta* **51**, 793–801.
- Morgan J.J. (2004) Rates of Mn(II) oxidation in solutions of inorganic ligands. Conference: 227th National Meeting of the American-Chemical Society Location: Anaheim, CA Date: MAR 28-APR 01, 2004 ABSTRACTS OF PAPERS OF THE AMERICAN CHEMICAL SOCIETY (227), U1203-U1203, Part: 1 Meeting Abstract: 074-GEOC Published: MAR 28 2004.
- Morgan J.J. (2005) Kinetics of reaction between O₂ and Mn(II) species in aqueous solution *Geochim. Cosmochim. Acta* **69**, 35–48.
- Snyder M., Wang Y.T. (2014) Mn(II) Oxidation by Batch Cultures of *Pseudomonas putida* Strain EC112 *J. Environm. Engineering* September 22. ASCE, ISSN 0733-9372/04014066(9)
- Stumm W., Morgan J.J. (1996) Aquatic chemistry: chemical equilibria and rates in natural waters. N.Y. Wiley, 195 p.
- Sung W., Morgan J.J. (1981) Oxidative removal of Mn (II) from solution catalysed by the γ -FeOOH (lepidocrocite) surface. *Geochim. Cosmochim. Acta* **45**(12), 2377–2383.
- Zhang J., Lion L.W., Nelson Y.M., Shuler M.L., Ghiorse W.C. (2002) Kinetics of Mn(II) oxidation by *Leptothrix descophora* SS1. *Geochim. Cosmochim. Acta* **65**(5), 773–781.
- Zolotov M.Yu. and Mironenko M.V. (2007) Timing of acid weathering on Mars: A kinetic-thermodynamic assessment *J. Geophys. Research [Planets]*. 112, E07006.

EQUILIBRIUM AND KINETIC SIMULATION OF GROUNDWATER DEMANGANATION AND DEIRONING

© 2019 B. N. Ryzhenko^{a,*}, M. V. Mironenko^a, O. A. Limantseva^a

^a*Vernadsky Institute of Geochemistry and Analytical Chemistry of Russian Academy of Sciences
Russia, 119991 Moscow, Kosygin Street, 19
e-mail: wri-lab@geokhi.ru*

Received: 19.02.2018

Received version received: 27.03.2019

Accepted: 01.04.2019

Analysis of chemical equilibria among iron and manganese aqueous species at various Eh-pH conditions and aqueous CO₂ concentration is done. Thermodynamic and equilibrium-kinetic simulation of iron and manganese aqueous species oxidations is developed for groundwater demanganation and deironing.

Numerical simulation of chemical interactions in the system “groundwater-aqueous oxygen-rock minerals-aqueous carbon dioxide” is shown that deironing is effective enough but aqueous manganese(II) concentration is increased. It occurs because (Fe,Mn)CO₃ solubility rate is too slow and (Fe,Mn)CO₃ dissolution and removal of aqueous iron species results in secondary MnCO₃ formation.

Using published experimental data on carbonate dissolution kinetics, iron and manganese oxidation kinetics and the critical values of rate constants of iron and manganese homogenous oxidation, iron and manganese carbonates solubility, manganese homogenous catalytical oxidation on iron hydroxide suspension are chosen. The kinetics-thermodynamics model of underground oxidation of iron and manganese by dissolved oxygen have been developed. By numerical simulation of chemical interactions in the system “groundwater saturated by oxygen-stratal water-intake rock minerals” shows that deironing occurs effective enough but aqueous manganese concentration increased. It happens due to aqueous manganese slow oxidation and dissolution of (Fe,Mn)CO₃. Also secondary MnCO₃ formation is possible due to removal of aqueous iron species. So underground demanganation is possible if there is no (Fe,Mn)CO₃ among intake rock minerals or inconvenience of water contact with it.

Keywords: water intake, water cleaning, chemical thermodynamics, chemical kinetics, thermodynamic and equilibrium-kinetics simulation

(For citation: Ryzhenko B.N., Mironenko M.V., Limantseva O.A. Equilibrium and Kinetic Simulation of Groundwater Demanganation and Deironing. *Geokhimiya*. 2019;64(12):1247–1260. DOI: 10.31857/S0016-752564121247-1260)