

УДК 539.17/535.34:549.6

МИНЕРАЛОГИЯ

А. П. ХОМЯКОВ, А. М. КАЛИНИЧЕНКО, Е. В. ВЛАСОВА

ФОРМА ВХОЖДЕНИЯ ВОДЫ В СТРУКТУРУ МИНЕРАЛОВ ГРУППЫ КЕЛДЫШИТА

(Представлено академиком Д. С. Коржинским 15 III 1976)

Выяснение формы вхождения воды в минералы нередко имеет решающее значение для понимания их природы. Именно такое значение приобрел вопрос о структурной роли воды после открытия в щелочных массивах Кольского полуострова нескольких близких по свойствам водосодержащих силикатов циркония и натрия группы келдышита, образующих псевдоморфозы по их безводному аналогу $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$ (¹). Структура этих минералов, обозначенных в цитированной работе как фазы I, III и IV, не изучена из-за отсутствия совершенных монокристаллов, но, судя по рентгенограммам порошка и целому комплексу других данных, она близка к таковой для $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$. Главной чертой этой структуры (², ³) является послойное чередование Zr-октаэдров и диортогрупп Si_2O_7 , образующих каркас смешанного типа, в котором все «немостиковые» атомы кислорода диортогрупп одновременно являются вершинами Zr-октаэдров; щелочные катионы приурочены к крупным полостям и каналам, пронизывающим Si—Zr-каркас.

Первые данные об особенностях вхождения воды в рассматриваемые вторичные фазы были получены при их общеминералогическом изучении. Комплексом методов было установлено, что все они содержат воду в качестве обязательного компонента, потеря которого при термической обработке сопровождается фазовым превращением; количество воды непостоянно и связано обратной зависимостью с содержанием натрия; химический состав этих фаз в целом отвечает общей формуле $\text{Na}_{2-x}(\text{H}_2\text{O})_x\text{ZrSi}_2\text{O}_7$, указывающей на возможное присутствие в них воды в форме иона оксония.

В настоящей работе приводятся результаты целенаправленного исследования состояния воды в этих минералах методами протонного магнитного резонанса (п.м.р.) и и.-к. спектроскопии, являющимися наиболее мощными современными методами решения подобных задач (⁴). Спектры п.м.р. записаны А. М. Калиниченко (Институт геохимии и физики минералов АН УССР), и.-к. спектры поглощения — Е. В. Власовой (Институт геологии рудных месторождений, петрографии, минералогии и геохимии АН СССР).

Для исследования методом п.м.р. был взят образец, по содержанию воды (3,7%) и термограмме (рис. 1) аналогичный фазе IV и отвечающий примерной формуле $\text{Na}_{1,3}\text{Ca}_{0,1}(\text{H}_2\text{O})_{0,3}\text{ZrSi}_2\text{O}_7$ *. Спектр п.м.р. исходного образца, записанный при комнатной температуре (рис. 2), состоит из двух линий $\Delta H_1 = 1,25 \pm 0,05$ и $\Delta H_2 = 0,50 \pm 0,05$ гс. Второй момент (M_2) для первой линии при $T = 20^\circ \text{C}$ равен $0,80 \pm 0,1$, а при $T = 77^\circ \text{K}$ $M_2 = 0,9 \pm 0,1$ гс². Относительно широкую линию (ΔH_1) следует связывать с изолированными протонами ОН-групп, расстояние между которыми составляет не менее 2,85 Å. Эти протоны очень прочно связаны в структуре, так как замо-

* Образец 90–95% чистоты с незначительной примесью циркона, безводной фазы $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$, апатита и полевого шпата получен концентрированием фракции менее 0,25 мм в тяжелых жидкостях и на электромагнитном сепараторе. Плотность образца 3,33 г/см³. Фотометрией пламени в нем установлено 10,17% Na_2O , 0,05% K_2O и 1,09% CaO .

раживание образца до температуры жидкого азота практически не изменяет параметров соответствующей линии п.м.р. Более узкая линия (ΔH_2) исчезает при замораживании или нагревании образца, что указывает на ее связь с подвижными молекулами воды.

Изучение процесса дегидратации (дегидроксидации) показало, что наиболее интенсивное разрушение ОН-групп начинается после 400°C (см. рис. 1), причем потеря веса и уменьшение интенсивности сигнала п.м.р. от ОН-групп находятся в хорошем соответствии и в общем совпадают с данными дифференциально-термического анализа. Прогрев образца при различных температурах не приводит к изменению формы линии п.м.р. Наблюдается только уменьшение ее интенсивности.

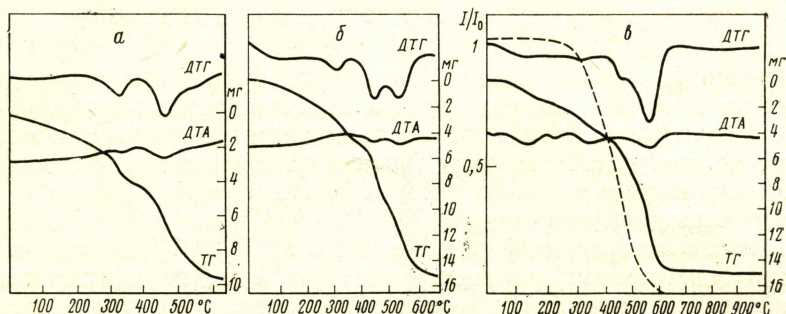


Рис. 1. Термограммы минералов группы кельдышита (дериватограф ИГЕМ АН СССР). а — фаза III (навеска 323,7 мг, потеря веса 9,8 мг=3%); б — фаза IV (навеска 420,1 мг, потеря веса 16,1 мг=3,8); в — аналог фазы IV (навеска 419,3 мг, потеря веса 15,3 мг=3,7%). Прерывистая кривая — изменение относительной интенсивности (I/I_0) сигнала п.м.р. ОН-групп

Спектры п.м.р. дают возможность определить количество ОН-групп на формулу. Выбрав в качестве эталона $\text{Ca}(\text{OH})_2$, определяем число протонов в 1 г вещества $N_x = 2,9 \cdot 10^{21}$. На формульную единицу изученного минерала приходится $1,5 \text{ H}^+$. Это соответствует количеству ионов водорода, рассчитанному непосредственно из данных химического анализа, и указывает на то, что практически весь водород в минерале связан с ОН-группами. Подвижные молекулы воды составляют около 0,1 вес. %.

Таким образом, если в первоначальном варианте формулы водород был представлен в форме H_3O^+ -ионов, то из данных п.м.р. следует, что H^+ входит в структуру в виде OH^- -ионов. Это существенно различны формы: если ион гидроксония должен был бы локализоваться в пустотах структуры типа $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$, то ОН-группы, вероятно, замещают в ней часть атомов кислорода, служащих общими вершинами для Zr-октаэдров и диортогрупп Si_2O_7 . Полученный результат подтверждает вывод⁽⁵⁾, согласно которому формальная компенсация заряда по схеме $\text{Na}, \text{K}^+ \rightleftharpoons \text{H}_3\text{O}^+$ не может рассматриваться как доказательство наличия H_3O^+ -ионов в минералах с дефицитом катионов и избытком воды.

Метод структурной аналогии позволяет представить идеализированную формулу изученного минерала в виде $\text{Na}_3\text{Zr}_2[\text{Si}_2\text{O}_6\text{OH}]_2\text{OH}$. От удвоенной формулы безводного аналога $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$ она отличается, в частности, наличием одного «лишнего» атома кислорода, который входит в состав ОН-группы и, по-видимому, дополняет Zr-октаэдры до семивершинников. Отметим, что к.ч. 7 характерно для циркония в различных классах природных и искусственных соединений.

К сожалению, фазы I и III пока не могли быть изучены методом п.м.р. из-за ограниченного количества материала, но этот недостаток частично восполняется данными и.к. спектроскопии, полученными для большой серии образцов на малых навесках вещества. Как следует из полученных

данных (рис. 3), спектры фаз I, III, IV отличаются от спектра их безводного аналога рядом существенных особенностей, в частности наличием максимумов поглощения в области 3200–3400 и 1400 см^{-1} , связанных с колебаниями ОН-групп и молекул H_2O . Но наиболее существенной особенностью спектров фаз I, III, IV является наличие отсутствующей у $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$ сильной линии поглощения 1155 см^{-1} . Согласно общим представлениям об и.-к. спектрах гидросиликатов (⁶), поглощение в области 1155 см^{-1} , вероятнее всего, обусловлено деформационными колебаниями связей Si—ОН. Сигнал от этой линии почти не меняет своей интенсивности при нагревании образцов до 400° С, но резко ослабляется при более высоких температурах, вызывающих, по данным п.м.р., массовое разрушение

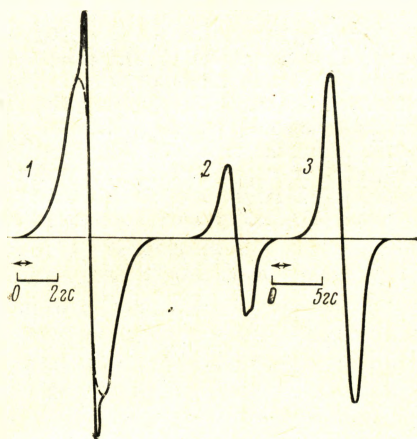


Рис. 2

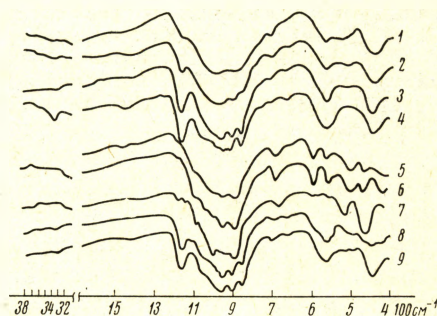


Рис. 3

Рис. 2. Спектры п.м.р. аналога фазы IV, записанные при $T=20^\circ\text{C}$ (1, 2) и $T=77^\circ\text{K}$ (3)

Рис. 3. И.-к. спектры поглощения минералов группы кельдышита (спектрофотометр UR-10). 1, 2 — фаза I; 3 — фаза III; 4 — фаза IV; 5, 6 — природный и синтетический аналог $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$; 7–9 — образцы фазы III, прогретые при $T=600$; 400 и 210°C

ОН-групп. Судя по интенсивности указанной линии у непрогретых образцов, фаза I содержит значительно меньше ОН-групп, нежели фаза IV, а фаза III по числу ОН-групп занимает промежуточное положение между фазами I и IV. Эти данные в общем соответствуют результатам химических анализов и ДТА*.

Характерно, что после полной дегидратации фазы I, III и IV утрачивают свои индивидуальные отличия и переходят в соединение, близкое по рентгенограмме порошка и и.-к. спектру (ср. кривые 5–7 на рис. 3) к $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$. Это приводит к заключению, что индивидуальность рассматриваемых фаз в основном обусловлена разным содержанием и неодинаковой кристаллохимической ролью воды в их структурах.

По данным (⁴), результаты химического анализа фазы I удовлетворительно пересчитываются на эмпирическую формулу $\text{Na}_3\text{Zr}_2\text{Si}_4\text{O}_{13}\text{OH}\cdot 0,4\text{H}_2\text{O}$, которая отличается от установленной выше формулы фазы IV втрое меньшим числом ОН-групп при наличии небольшого избытка молекул воды. Наиболее вероятным положением ОН-групп в структуре фазы I, как и в структуре фазы IV, являются узлы решетки, служащие общими вершинами для Zr-октаэдров и диортогрупп Si_2O_7 . Молекулы воды располагаются в пустотах Si—Zr-каркаса или, по аналогии с предположением для фазы IV, дополняют Zr-октаэдры до семивершинников. Структуру фазы III можно представить как послойное чередование мотивов фаз I и IV, а ее гипотетическую формулу как $\text{Na}_6\text{Zr}_4\text{Si}_8\text{O}_{25}(\text{OH})_4\cdot n\text{H}_2\text{O}$.

* По данным химических анализов, фаза I содержит 2,56, а фаза III 2,8% H_2O .

Высокая подвижность натрия в структуре $\text{Na}_2\text{ZrSi}_2\text{O}_7$, подтвержденная экспериментами (⁷, ⁸), указывает на возможность существования в природе вторичных минералов группы келдышита с весьма высокой степенью декатионирования и гидратации. Так, в условиях более высокого потенциала воды вместо изученных нами «однозамещенных» силикатов циркония и натрия становится вероятным формирование их «двузамещенных» аналогов типа $\text{Na}_2\text{Zr}_2\text{Si}_4\text{O}_{10}(\text{OH})_6$.

Институт минералогии, геохимии и
кристаллохимии редких элементов
Москва

Поступило
11 III 1976

ЛИТЕРАТУРА

- ¹ А. П. Хомяков, А. А. Воронков и др., Тр. Мин. музея им. А. Е. Ферсмана АН СССР, в. 24, 120 (1975). ² А. А. Воронков, Н. Г. Шумяцкая, Ю. А. Пятенко, ЖСХ, т. 11, № 5, 932 (1970). ³ Р. Г. Сизова, А. А. Воронков, А. П. Хомяков, В сб.: Структура и свойства кристаллов, Владимир, 1974, стр. 30. ⁴ А. С. Марфунин, Спектроскопия, люминесценция и радиационные центры в минералах, «Недра», 1975. ⁵ R. W. T. Wilkins, A. Mateen, G. W. West, Am. Mineral., v. 59, № 7/8, 81 (1974). ⁶ Я. И. Рыскин, Г. П. Ставицкая, Водородная связь и структура гидросиликатов, «Наука», 1975. ⁷ Ю. М. Полежаев, В. Г. Чухланцев, К. В. Алямовская, ЖНХ, т. 14, № 8, 2278 (1969). ⁸ Ю. М. Полежаев, Д. С. Рутман, Ю. С. Торопов, Геохимия, № 4, 627 (1975).