

В. С. СУКНЕВ, В. И. КИЦУЛ, Ю. Д. ЛАЗЕБНИК, А. А. БРОВКИН
О ПРИСУТСТВИИ И КОЛИЧЕСТВЕННОЙ ОЦЕНКЕ CO₂
В КОРДИЕРИТАХ ПО ДАННЫМ ИНФРАКРАСНОЙ
СПЕКТРОСКОПИИ И ХИМИЧЕСКОГО АНАЛИЗА

(Представлено академиком В. С. Соболевым 14 VII 1970)

Наличие в структуре кордиерита достаточно больших резервных полостей-каналов обуславливает потенциальную возможность размещения в них объемистых структурных единиц. В настоящее время достоверно установлено присутствие в полостях-каналах кордиерита катионов щелочных металлов и молекул H₂O⁽¹⁾. Можно допустить, что при кристаллизации кордиеритов в минералообразующей среде, содержащей CO₂, последняя в благоприятных термодинамических условиях также будет входить в структурные полости-каналы. Подтверждением этого может являться установление в структурном аналоге кордиерита — берилле ориентированных молекул CO₂ в полостях-каналах в количестве не менее 0,1 вес. %⁽²⁾. В литературе⁽³⁾ уже сообщалось о вероятном присутствии CO₂ в кордиеритах по данным и.-к. спектроскопии.

С целью изучения CO₂ в кордиеритах были подобраны образцы кордиеритсодержащих метаморфических пород из амфиболитовой и гранулитовой фаций Алданского и Анабарского кристаллических массивов, кристаллизовавшихся, по современным представлениям, в условиях высоких температур и давлений в присутствии флюида, богатого CO₂; для сравнения взят один образец из кордиеритсодержащего пегматита роговиковой фракции контактного метаморфизма (см. табл. 1). Извлеченные из этих образцов мономинеральные фракции кордиеритов растирали в порошок, смешивали с 800 мг КВг и при помощи пресс-формы РW-20 изготавливали диски плотностью 1,0 мг/см². Прессование проводили в вакууме 0,1 мм

Таблица 1

Содержание CO₂ и H₂O_{общ}, условное поглощение полосы ν₃ и показатели преломления кордиеритов

№ обр.	CO ₂ , вес. %	I _{ν₃}	H ₂ O ⁺ , вес. %		N непрокал. обр.		N прокал. обр.		$\frac{N_{g_1} + N_{p_1}}{2} - \Delta N$	$\frac{N_{g_2} + N_{p_2}}{2}$
			метод Пен- фильда	метод абсорб- ции	N _{g₁}	N _{p₁}	N _{g₂}	N _{p₂}		
В-20-Л	0,60	0,30	Не опр.	0,49	1,543	1,543	1,532	1,525	1,528	1,528
К-17/2	0,59	0,40	" "	0,92	1,545	1,536	1,534	1,526	1,526	1,530
И-555/4	0,27	0,21	0,74	0,71	1,546	1,535	1,536	1,528	1,531	1,532
К-223/03	0,61	0,40	1,47	0,84	1,549	1,538	1,539	1,530	1,530	1,533
В-562/3	Не опр.	0,25	Не опр.	Не опр.	1,549	1,538	1,536	1,528	—	—
К-225к	0,75	0,52	0,68	0,72	1,551	1,540	1,538	1,530	1,532	1,534
В-31-Д	0,73	0,40	1,01	0,87	1,552	1,543	1,538	1,531	1,532	1,530
В-3487/2	Не опр.	0,18	Не опр.	Не опр.	1,555	1,543	1,541	1,533	—	—
Г-56	" "	0,00	1,26	" "	1,574	1,558	1,564	1,549	1,554	1,557

Примечание. В — образцы из коллекции В. И. Березина, амфиболитовая фация; В — из коллекции В. С. Шкодинского, гранулитовая фация; Г — из коллекции Г. Н. Гамзина, пегматит; И — из коллекции Л. И. Иоффе, гранулитовая фация; К — из коллекции В. И. Кизула, гранулитовая фация. ΔN — суммарный вклад в показатель преломления кордиерита CO₂ и H₂O.

рт. ст., давление прессования 7000 кг/см^2 . Съемку и.-к. спектров поглощения кордиеритов производили на двухлучевом спектрометре UR-10 в области $400-4000 \text{ см}^{-1}$.

На спектрах 21 образца кордиерита метаморфических пород — из 22 исследованных — присутствует полоса валентного антисимметричного колебания молекулы CO_2 (ν_3) в области 2356 см^{-1} ; полоса деформационного колебания, вероятно, накладывается на полосу поглощения в области 647 см^{-1} , всегда присутствующую в кордиеритах; полоса CO_2 отсутствует

в спектре обр. № 56 из пегматита (см. рис. 1). При прокаливании кордиеритов полоса $\nu_3 \text{ CO}_2$ уменьшается, полностью исчезая в зависимости от крупности зерен при температурах от 600° (порошок) до 900° (зерна $0,25-0,5 \text{ мм}$). Выход CO_2 из кордиеритов при нормальном давлении необратим, судя по тому что в спектре кордиерита, нагревавшегося в токе CO_2 при 860° в течение 5 час., отсутствовала полоса CO_2 .

Об относительном количестве CO_2 в кордиеритах можно судить по величине условного поглощения полосы

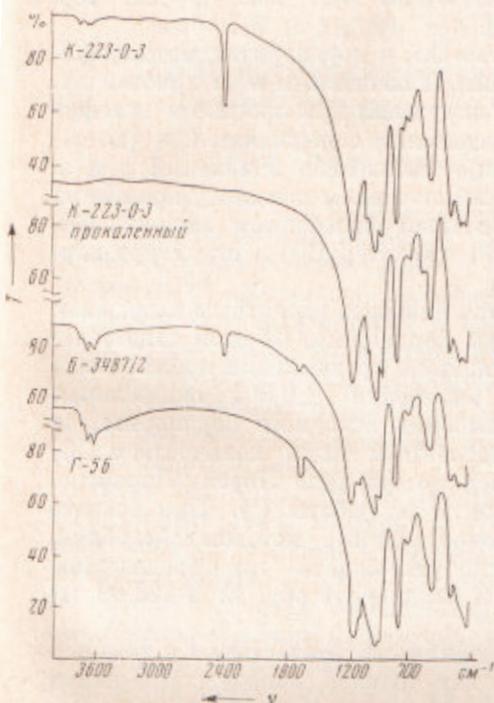


Рис. 1. Инфракрасные спектры кордиеритов. Указаны номера образцов

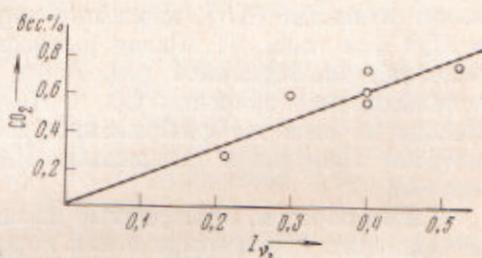


Рис. 2. Корреляция между содержанием CO_2 (вс. %) и условным поглощением полосы ν_3 в кордиеритах

ν_3 на и.-к. спектре (⁴); возможный вклад в интенсивность этой полосы атмосферной CO_2 вследствие некоторой разности хода сравнительного и измерительного лучей незначителен, о чем можно судить по спектру обр. № Г-56 и прокаленного обр. № К-223-0-3. Значения интенсивностей условного поглощения полосы — I_{ν_3} находятся в пределах $0,18-0,52$, причем значения выше $0,25$ отмечаются только в образцах кордиеритов из метаморфических пород гранулитовой фации (см. табл. 1).

Химическое определение содержания CO_2 в кордиеритах было выполнено нами абсорбционным методом (⁵). Навеску образца кордиерита $20-100 \text{ мг}$ в кварцевой лодочке помещали в кварцевую трубку и затем нагревали в токе кислорода до температуры 1000° в течение 40 мин. Предварительно было установлено, что потеря веса кордиерита прекращается при температуре выше 800° . Количество CO_2 определяли по величине привеса поглотителя — аскарита, количество H_2O — по величине привеса поглотителя — ангидрона. Для контроля чистоты пропускаемого кислорода систематически проводили холостые опыты, подтверждавшие отсутствие в кислороде примесей CO_2 и H_2O . Отдельным опытом было установлено, что потеря веса образца кордиерита, нагретого до той же температуры на воздухе, равна сумме привеса поглотителей. Взвешивание производили на аperiодических аналитических весах с точностью взвешивания $0,002 \text{ мг}$.

Определенное таким путем содержание CO_2 в кордиеритах шести образцов оказалось в пределах 0,27—0,75 вес. % (см. табл. 1).

Данные химического определения CO_2 в кордиеритах были сопоставлены со значениями условного поглощения полосы ν_2 тех же образцов кордиеритов (см. рис. 2). Как можно судить по полученному нами корреляционному графику, содержание CO_2 в остальных 15 изученных образцах кордиеритов метаморфических пород, по данным и.-к. спектроскопии, не превышает 0,80 вес. %, причем для кордиеритов из метаморфических пород амфиболитовой фации оно составляет 0,27 вес. % для обр. № Б-3487/2 и 0,38 вес. % для обр. № Б-562/3.

Присутствие и выявленное количество CO_2 в кордиеритах метаморфических пород не связано с газовой-жидкими включениями в их кристаллах, поскольку такие включения не были обнаружены при просмотре шлифов образцов даже с наиболее высокими значениями содержания CO_2 (по заключению Т. Ю. Базаровой). Отсутствие каких-либо изменений в и.-к. спектрах прокаленных кордиеритов, за исключением резкого уменьшения интенсивности полос, отвечающих валентным колебаниям молекул CO_2 и H_2O , указывает на «не дальтоновский» характер CO_2 в структуре кордиерита.

После всего сказанного представляется наиболее вероятным вхождение молекул CO_2 в полости-каналы структуры кордиерита. Об этом свидетельствует также тот факт, что средний показатель преломления прокаленных кордиеритов в пределах точности измерения $\pm 0,003$ оказывается близким к среднему показателю преломления исходного кордиерита, за вычетом вклада (ΔN), вносимого определенным нами количеством CO_2 и H_2O (см. табл. 1). Вклад вычислялся по формуле Лоренц-Лорентца, значения молекулярной рефракции взяты из работы (6). При расчете использовались значения CO_2 и H_2O , определенные методом абсорбции. Исходя из этих же соображений, можно утверждать, что определенное методом Пенфильда содержание H_2O в кордиерите обр. № К-223/03 вышено.

Таким образом, проведенные исследования свидетельствуют о том, что в кордиеритах метаморфических пород, как правило, наряду с H_2O почти всегда присутствует CO_2 , которая при силикатном анализе обычно не определяется. Обнаружение в кордиеритах CO_2 имеет важное генетическое значение, поскольку оно указывает на содержание в минералообразующей среде заметных количеств двуокиси углерода. Отсутствие CO_2 в кордиеритах из малоглубинных пегматитов контактных зон роговиковой фации и присутствие ее в кордиеритах метаморфических пород, особенно глубоководной граунулитовой фации, подтверждает развиваемое в настоящее время представление о росте мольной доли и парциального давления CO_2 во флюиде с возрастанием глубинности минералообразования (7, 8).

В заключение авторы выражают благодарность Т. Ю. Базаровой за просмотр шлифов кордиеритов на предмет обнаружения в них газовой-жидких включений и Г. Н. Гамянину за предоставление образца кордиерита из пегматита.

Институт геологии
Якутского филиала Сибирского отделения
Академии наук СССР
Якутск

Поступило
15 VI 1970

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- ¹ G. V. Gibbs, *Am. Mineral.*, 51, № 7, 1068 (1966). ² D. L. Wood, K. Nassau, *Am. Mineral.*, 53, № 5—6, 777 (1968). ³ E. F. Fagrell, R. E. Newham, *Am. Mineral.*, 52, № 3—4, 380 (1967). ⁴ Ж. Леконт, Инфракрасное излучение, М., 1958. ⁵ М. О. Коршун, Н. Э. Гельман, Новые методы элементарного анализа, М.—Л., 1949. ⁶ С. С. Бацапов, Структурная рефрактометрия, М., 1958. ⁷ В. С. Соболев, Н. Л. Добрецов, В. В. Хлестов, *ДАН*, 166, № 2, 451 (1966). ⁸ А. А. Макарушев, Термодинамика метаморфической гидратации минералов, М., 1968.