УПК 549. 7

Вып. 2

Н. Н. ПЕРЦЕВ, И. В. ОСТРОВСКАЯ и И. Б. НИКИТИНА

НОВЫЙ МИНЕРАЛ БОРКАРИТ

Новый минерал — карбонатоборат, кальция и магния — был обна-

ружен летом 1963 г. в Сибири и назван по составу.

Боркарит найден в метасоматических карбонатных породах, образовавшихся за счет нижнепалеозойских доломитов вблизи их контакта с верхнемезозойскими гранитоидами. Изверженные породы представлены гранодиоритом. Карбонатные породы представляют линвообразный остаток кровли гранитоидного массива с максимальной мощностью до 100 м при протяженности до 130 м. Они сложены бруситовыми мраморами, котоитовыми мраморами и кальцифирами. На контакте с гранитоидами в этих породах развиты магнезиальные скарны, мощность которых достигает 1-3 м. В них выделяется две зоны, шпинель-пироксеновая и шпинель-форстеритовая, сменяющаяся котоитовыми мраморами. На магнезиальные скарны налагается постмагматическая минерализация, связанная с развитием известковых скарнов. При этом в непосредственном контакте гранитоидов и шпинель-пироксеновой зоны появляется зона скарнов пироксен-гранатового и пироксен-везувианового состава; между шпинель-пироксеновой и шпинель-форстеритовой зонами развивается монтичеллит. В результате более поздних процессов минералообразования в магнезиальных скарнах появляются клинтонит, флогопит, клиногумит, хондродит, людвигит, суанит, флюборит, магнетит, серпентин, тальк, ссайбелиит; в известковых скарнах — аксинит, турмалин, данбурит, эпидот, пренит, датолит. В котоитовых мраморах, кроме котоита и кальцита, встречаются магнезиолюдвигит, варвикит, клиногумит и хондродит, а также брусит и ссайбелиит, являющиеся продуктами изменения котоита. В них же отмечаются небольшие линзовилные тела. сложенные кубическим карбонатоборатом. 1 Среди котоитовых мраморов вблизи контакта со шпинель-форстеритовой зоной скарнов встречено гнездообразное выделение боркарита размером около 0.5 м в поперечнике. Минерал образует сплошную массу, в которой отдельные кристаллические индивиды боркарита почти не различимы невооруженным глазом. В свежем изломе он обладает светлой голубовато-зеленой окраской. При внимательном рассмотрении среди боркарита заметны тонкие белые прожилки ссайбелиита, пятна желто-зеленого серпентина, редкие мелкие зерна магнетита. В плотном боркарите наблюдались прожилковые выделения этого минерала, распространяющиеся далее в котоитовый мрамор и частично в аполюдвигитовую ссайбелиит-магнетитовую породу. Прожилки боркарита имеют протяженность до 0.5 м и мощностью до 1 см. Они сложены крупнозернистым параллельно- и радиальношестоватым очень чистым полупрозрачным боркаритом, окрашенным от почти бесцвет-

2 Ссайбелиит был диагностирован оптическими методами и по порошкограмме.

¹ Упоминаемый эдесь минерал по свойствам очень близок к карбопатборосиликату харкериту, за который и был первоначально принят (Перцев, 1961). Однако он не содержит в своем составе кремния и несколько отличается по структуре. Подробные сведения об этом минерале будут опубликованы в ближайшее время.

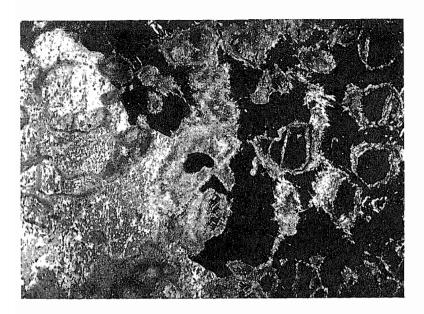


Рис. 1. Порода, сложенная боркаритом. Одно из двух зерен этого минерала в положении угасания: в нем видны округлые участки, окаймленные микроволнистым ссайбелинтом. (С анализатором; увел. 30).

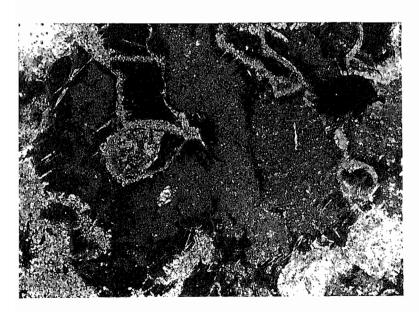


Рис. 2. Замещение кальцита (темно-серое) боркаритом (черное); светло-серое — ссайбелиит. (С анализатором; увел. 70).



Рис. 3. Зерна боркарита, окаймленные ссайбелинтом в кальците. (С анализатором; увел. 30).



Рис. 5. Субпараллельные сростки кристаллических индивидов боркарита. (С анализатором; увел. 30).

ного, небесно-голубого, до довольно яркого, голубовато-зеленого. На выветрелой поверхности минерал покрыт желтовато-белыми и светло-бурыми корками, толщиной около 1 мм, сложенными карбонатами с примесью гидроокислов железа.

В шлифах видно, что плотный боркарит состоит из изометрических зерен размером до нескольких миллиметров, которые содержат тонкие включения кальцита, ссайбелиита, серпентина, магнетита и шпинели, распределенные довольно неравномерно. Внутри некоторых зерен наблюдаются участки, совершенно лишенные включений. Обычно они имеют округлые очертания и окаймлены волокнистым ссайбелиитом (рис. 1).

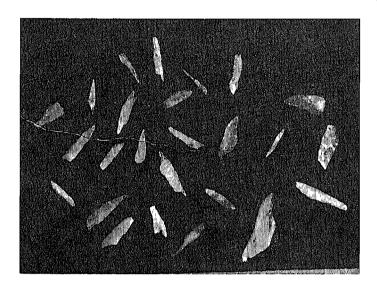


Рис. 4. Форма осколков боркарита. (Увел. 9).

По форме эти участки очень напоминают включения котоита в котоитовом мраморе и образовались, вероятно, на месте зерен котоита. На контакте гнездообразного тела, сложенного боркаритом с котоитовыми мраморами в шлифах отчетливо прослеживается замещение кальцита боркаритом (рис. 2). Далее от контакта в мраморах встречаются отдельные включения боркарита, окаймленные ссайбелиитом (рис. 3). По-видимому, образование этого минерала происходило путем замещения котоитовых мраморов. Ссайбелиит образует включения и тонкие прожилки в боркарите и выделялся в основном позже. Однако иголочки ссайбелиита, концентрирующиеся вокруг чистых участков в зернах боркарита, возможно, возникли несколько ранее, непосредственно по котоиту. На стыках зерен кальцита и боркарита ссайбелиит отсутствует. Включения магнетита образуют нередко скопления удлиненной формы и образовались, повидимому, на месте игольчатых кристаллов людвигита.

Свойства и состав боркарита. Для изучения свойств и состава минерала были использованы его прожилковые выделения небесно-голубого цвета.

Ограненных кристаллов боркарита не встречено. При ударе кусочки минерала рассыпаются на мелкие осколки своеобразной формы. Обычно они вытинуты в одном направлении, несколько уплощены и имеют в той или ипой степени заостренные концы (рис. 4). В зоне удлинения они ограничены плоскостями совершенной спайности.

При рентгеновском изучении одного из осколков 1 установлена при-

¹ Для рептгеновского изучения использовался осколок толщиной 0.3 мм. Лауаграммы и ренгенограммы качания снимались Н. И. Органовой (рентгеновская лаборато-

надлежность боркарита к моноклинной сингонии. За ось c принято направление удлинения осколков. Параметры элементарной ячейки: $a_0=17.52\pm0.04$ Å, $b_0=8.40\pm0.02$ Å, $c_0=4.46\pm0.02$ Å, $\beta=92°30'\pm30'$ (угол β измерен на лауэграмме), V=655.6 Å; $a:b_0:c_0=2.86:1:0.532;$ элементарная ячейка примитивная. Возможен также выбор элементарной ячейки c углом $\beta=102$. Пьезоэффект не был обнаружен, ϵ в связи ϵ чем можно предполагать, что боркарит принадлежит к призматическому классу симметрии $\epsilon=100$. Порошкограмма приведена в табл. $\epsilon=100$.

Порошкограмма боркарита

Таблица І

hkl	I »	.1	hkt	1	d	hhl	I	đ
010; 110; 110; 110; 110; 110; 120; 101 020 201; 011 211; 510 β 301 510; 600 β 121; 321 β 411; 321 β 600; 221 501 030 130; 610 321 321; 230; 511 330; 231 β 601; 620; 611; 710 031 611; 231 231; 521 331; 521 331; 5221 331; 5221	30333+118239+555 00802281+992	8.4 7.57 4.78 4.37 4.19 3.90 3.57 3.46 2.98 2.91 2.76 2.73 2.67 2.52 (2.44) 2.37 2.29 2.27 2.21 2.17	621; 202; 701 040; 440; 3 431 312; 341; 3 721; 122 721; 222 740; 141 631 341 350; 3 522; 032 640 622 350	5 8 4 + 2 + 7 10 2 8 + 1 + 8 6 9 2 + 1 6 1 + 1 + 1 3 2	2.13 2.09 2.06 1.991 1.959 1.931 1.902 1.886 1.856 1.812 (1.780) 1.740 1.658 1.610 1.572 1.562 1.523 1.498 1.498 1.435 1.427 1.381 1.382		2 6 6 2 6 6 2 1 1 1 1 8 3 3 3 2 7 2 7 2 7 2 7 2 7 2 7 2 7 2 7 2	1.365 1.335 1.329 (1.316) 1.301 1.294 1.281 1.271 1.226 1.216 1.204 1.196 1.176 1.163 1.153 1.153 1.103 1.091 1.086 1.069 1.057

Примочание. Условия съзмки: Fe-антикатод, без фильтра; $D=57.3~{
m mm}$.

Гониометрическое изучение осколков позволило установить, что боркарит обладает совершенной спайностью по (100) и (110) и несколькими направлениями совершенной спайности (hkl) и (h0l) с углами р от 50 до 70°. Символы были определены путем измерения осколка, ориентированного по лауэграммам, и сопоставления найденных значений углов между плоскостями с вычисленными по рептгеновским данным:

когУ	Среднее на намерений угла	Вычисленный угол по
импинаст уджем	в 20 осколках	реитгеновским данным
(110) : (110)	51°18′	51°16′
(100) : (110)	64-16	64–22

рия ИГЕМ)в камере РКОП с диаметром цилиндрической кассеты 57.3 мм, на рептгеновской трубке БСВ-2 с молибденовым аподом. Условии съемки: напряжение 70 kV, сила тока 16 mA, экспозиция 2 часа для лауэграмм, 6 часов для рептгенограмм качания.

Испытание на пъелоэффект было произведено на физическом факультете МГУ
 Ф. Соловьевым.

^{*} Интенсивности оценивались визуально по десятибалльной шкале. Следует отметить, что при съемке порошкограммы на дифрактометре относительные интенсивности некоторых отражений могут изменяться вследствие того, что при запрессовке образца в форму частички ориентируются совершенной спайностью (110) верпондикулярно давлению. Особеню чегко этот эффект проивлиется в увеличении относительной интенсивности отражения (110).

Плоскости спайности (100) всегда ровные, плоскости спайности (110) — очень часто исштрихованы параллельно оси с. Большая часть обломков уплощена по (110). Сколы, проходящие под косым углом к удлинению осколков, имеют неровную поверхность, нередко они составлены несколькими плоскостями, наклоненными друг к другу под небольшими углами, вплоть до образования изогнутых поверхно-

Твердость боркарита по шкале Мооса 4. Значения микротвердости, полученные по наиболее четким отпечаткам, колеблются в пределах 350—400 кг/мм². Обычно вокруг отпечатков минерал растрескивается. Анизотропии микротвердости не обнаружено. Удельный вес 2.77 + 0.01, вычисленный — 2.765.

Цвет боркарита в кристаллических выделениях зеленовато-голубой до голубовато-зеленого, иногда почти бесцветный. Прозрачный. Блеск стеклянный, на плоскостях совершенной спайности обычно слегка перламутровый. В шлифах бесцветный, трещины спайности обычно нечеткие, наблюдаются только в отдельных сечениях; встречены субпараллельные срост-

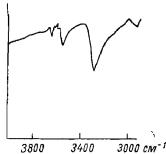
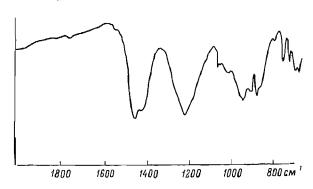


Рис. 6. Инфракрасный спектр поглощения боркарита в области 3000—3800 см-1.

ки, напоминающие двойники (рис. 5). Двуосный отрицательный, измеренный угол $2V = -30 \pm 2^{\circ}$, вычисленный -32° . Дисперсия оптических осей заметная r < v. Оптическая ориентировка: Ng = b; $c: Nm = 28 \pm 4^{\circ}$. Показатели преломления определялись в иммерсионных жидкостях с помощью иглы Колотушкина, при одновременной проверке жидкостей на рефрактометре. Для оригинала химического анализа $Ng = 1.657 \pm 0.002$; $Nm = 1.651 \pm 0.002$, $Np = 1.590 \pm 0.002$; Ng = Np = 0.067 (по разности) (Na). У более интенсивно окрашенных



Рпс. 7. Инфракрасный спектр поглощения боркарита в области 700—2000 см-1.

образдов показатели преломления несколько выше: $Ng=1.660\pm0.002$; Nm= $=1.653\pm0.002$; Np= $=1.594\pm0.002$.

Инфракрасный спектр поглощения сият на спектрофотометре *UR*-10 в интервале частот 700—4000 см⁻¹. В области валентных колебаний групп (ОН) наиболее интенсивная полоса имеет частоту 3280 см⁻¹, имеются также более слабые полосы при 2930, 3560 и 3630 см⁻¹ (рис. 6).

Величина частоты $3280~\rm cm^{-1}$ свидетельствует о наличии в структуре водородных связей. Отсутствие в спектре полос в области $1600-1700~\rm cm^{-1}$, соответствующих деформационным колебаниям молекул воды, позволяет говорить о том, что минерал не содержит молекул $\rm H_2O$ (Юхневич, 1964). В области $700-1600~\rm cm^{-1}$, в которой проявляются валентные и деформационные колебания анионов бора и углерода, имеются следующие полосы поглощения: 690, 710, 734, 762, 800, 866 (плечо), 880, 910, 950, 1025, 1072, 1225, 1430, $1462~\rm cm^{-1}$ (рис. 7). То обстоятельство, что спектр борка-

 ¹ Микротвердость измерялась в полированных шлифах на микротвердометре
 11МТ-3, тарированном по NaCl, при нагрузке 50 г.
 2 Определен В. С. Амелиной из навески 20 мг микрообъемным методом.

r

MO

И

ча

H0

MC

бо

Me

рита сравнительно несложен и наиболее интенсивное поглощение наблюдается в области 1100-1300 и 1400-1500 см-1, сближает его со спектрами боратов, в структуре которых бор находится в виде групп (BO₃)³⁻ (Таkeuchi, 1958).

В воде боркарит нерастворим, хорошо растворяется в кислотах, даже

в уксусной. В НСІ вскипает.

Спектральный полуколичественный анализ, выполненный А. С. Дудыкиной (ИГЕМ) из тщательно отобранной навески боркарита (брались совершенно прозрачные осколки без каких-либо замутнений), показал присутствие большого количества Са и В, несколько процентов Мд, десятые доли процента Fe, сотые доли Si, тысячные доли Mn, Ti, Al, Sr и десятитысячные доли Cu.

Материал для химических анализов отбирался под бинокулярной лупой. Анализы двух различных проб дали сходные результаты (табл. 2;

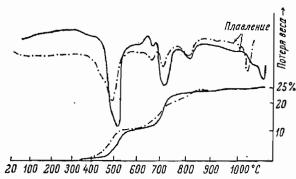


Рис. 8. Дифференциальная термическая кривая и кривая потери веса для чистого боркарита (сплошные линии) и для материала, загрязненного ссайбелинтом и кальцитом (штрих-пунктир).

Из навесок по 100 мг; нагревание ^кдо 1000° в течение 50 мин. Сняты Н. Ф. Соловьевой в лаборатории исследований при высоких температурах ИГЕМ.

аналитик И. Б. Никитина). Присутствие в анализе небольшого количества алюминия связано, очевидно, с примесью шиинели, так как спектральным анализом установлено лишь 0.00 n% Al, в то же время очень мелкие включения шпинели в боркарите наблюдались в шлифах. Поэтому при расчете формулы минерала алюминий исключался вместе с эквивалентным количеством магния. Количество атомов в элементарной ячейке определялось с учетом объема элементарной ячейки и измеренного удельного

веса. При этом атомные количества элементов умножались на фактор $V \cdot d \cdot 0.006023$, равный для боркарита 10.94. \mathbf{B} результате расчета получена следующая эмпирическая формула минерала: $4\text{CaO} \cdot \text{MgO} \cdot 2\text{B}_2\text{O}_3 \cdot 2\text{CO}_2 \cdot 3\text{H}_2\text{O}$. Таким образом, число формульных единиц в элементарной ячейке Z=2. Отношение суммарного количестав бора и углерода к кислороду в полученной формуле равно 1:3. Учитывая то обстоятельство, что в структуре боркарита имеются водородные связи, изучаемый минерал можно рассматривать как двойную кислую соль ортоборной и угольной кислот Ca₄Mg(HBO₃)₄(HCO₃)₂ или более

кратко — Ca₄MgH₆(BO₃)₄(CO₃)₂.

На дифференциальной термической кривой (рис. 8) можно видеть, что наиболее сильный эндотермический эффект наблюдается при температуре 470—550°. Он обусловлен разложением минерала с выделением Н₂О, соответствующая потеря веса равна 10%. Эндотермический эффект при 690—750° связан с диссоциацией карбонатной части и сопровождается потерей 15.8% веса. Кроме того, установлено два слабых эндотермических эффекта при 650-680 и 780-830°. Сравнение с кривой, полученной от навески, загрязненной ссайбелиитом и кальцитом, небольшая примесь которых возможна и в материале, отобранном для термических анализов, показывает, что эффект 650-680° может быть обусловлен небольшой примесью ссайбелиита. Экзотермические эффекты слабы, наблюдаются при 620-670 и 670-680°. Плавление наступает при 1020°. На термогравиметрической кривой (рис. 9) отчетливо видно, что все эндотермические эффекты сопровождаются потерей веса.

Таблица 2

Химические анализы	боркарита
--------------------	-----------

Компоненты	Анализ 1 (в вес. %, навеска 1.2 г)	Анализ 2 (в вес. %, навеска 1.0 г)	Среднее из 2 ана- лизов (в вес. %)	Атомпое количество	Коли- чество атомов в элемен- тарной ячейке	Коэффи- циенты	Теорети- ческий состав (молеку- лярный вес 545.99).
$\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	0.21 0.05 0.48 7.46 41.32 24.70 15.80 10.10 0.15 Следы Не обн.	0.31 Не обн. 0.44 7.34 41.30 24.83 15.49 10.31 Не обн. » »	0.26 0.02 0.46 7.40 41.31 24.77 15.64 10.20 0.07	Al 0.0051 Fe 0.0064 Mg 0.1835 Ca 0.7366 B 0.7114 C 0.3554 H 1.1329	2.05 8.06 7.78 3.89 12.38	1.02 4.03 3.89 1.94 6.19	7.38 41.09 25.51 16.12 9.90
Сумма	100.27	100.02	100.13		_	_	100.00

Диагностические признаки боркарита. Макроскопически боркарит может быть принят за кальцит, поскольку имеет совершенную спайность.

и вскипает в соляной кислоте. Отличается углами между плоскостями спайности, занозистой формой обломков, моментальной интенсивной реакцией на бор с хинализарином, в шлифах меньшим двупреломлением и двуосным оптическим характером. По двупреломлению и показателям преломления очень похож на суанит, ссайбелиит, кальциоборит, сибирскит. Отличается от них по оптической ориентировке и величине угла 2V, также реакцией с кислотами: цветную реакцию на бор с хинализарином дает несравненно быстрее и интенсивнее, чем любой из этих минералов. От ссайбелиита, имеющего сходный угол оптических осей, боркарит отличается, кроме того, отсутствием волокнистого строения и характерных полисинтетических двойников, столь свойственных ссайбелииту (Шабынин, Митюшина, 1964).

Заключение. Боркарит относится к группе карбонатоборатов. До недавнего времени был известен только один минерал, содержащий в своем составе одновременно бор и углерод, это — карбонатборосиликат харкерит. В 1964 г. описано два новых минерала, являющихся, как и боркарит, карбонатоборатами:

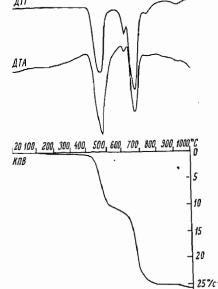


Рис. 9. Дифференциальная термогравиметрическая кривая (ДТГ), дифференциальная термическая кривая (ДТА) и кривая потери веса (КПВ) боркарита.

Навеска 300 мг. Сняты на дериватографе Н. Д. Топором (Геологический факультет Московского университета).

годефруант $Ca_4Mn_{3-x}[(BO_3)_3/(CO_3)/(O,OH)]$, обнаруженный в марганецсодержащих жилах в Южном Марокко (Jouravsky, Permingeat, 1964) и карбоборит $MgCa_2[CO_3/B_2O_5] \cdot 10 H_2O$ из месторождения бора озерного происхождения в Китае (Се Сянь-дэ и др...

1964). Боркарит встречен в магнезиальных скарнах. Образование боркарита возможно лишь на небольших глубинах, где парциальное давление СО 2 в растворах достаточно мало и не препятствует реакции образования этого минерала на месте ассоциации котоит-кальцит. Новые находки боркарита можно ожидать в условиях магнезиальных скарнов паименьших глубин (монтичеллитовая и ларнит-мервинитовая фации глубин, по Коржинскому, 1940). Образцы изученного минерала переданы в Минералогические музеи: АН СССР им. А. Е. Ферсмана, МГРИ и Ленинградского горного института.

Авторы пользуются возможностью выразить свою благодарность Э. М. Куплетской, Л. И. Шабынину, В. И. Степанову и В. С. Чурикову

за ценные замечания при подготовке рукописи к печати.

Литература

Коржинские фации глубинности. Тр. Инст. геолог. наук АН СССР, вып. 12. Перцев Н. Н. (1961). Харкерит и котоит из скарновых образований Полярной Якутии. Геолог. и геофиз., № 7. Се Сянь-дэ, Цянь Цзы-цян, Лю Лай-бао. (1964). Новый минерал карбоборит МgCa₂[Co₃/B₂O₅]·10H₂O. Scientia sinica, 13, № 5, стр. 813. Шабынин Л. И., Т. М. Митюшина. (1964). Новые данные о ссайбелиите и о так называемом алюмоферроашарите. Зап. Всесоюзн. Минер. общ., вып. 1. Юхневич Г. В. (1963). Успехи в применении ИК-спектроскопии для характеристики ОН-связей. Усп. химии, т. 32, вып. 11.

Таке и с h i Y. (1958). Infrared absorption and structure of borate polyatomic ions. Miner. Journ., v. 2, N 4, стр. 245—268.

Jouravsky G., F. Permingeat. (1964). Lagaudefroyite, une nouvelle espéce minerale. Bull. Soc. franc. Miner. Crist., v. 87, № 2, стр. 216.

Институт геологии рудных

месторождений, пстрографий, минералогии и геохимии АН СССР, Москва.