

УДК 549.615.2

МИНЕРАЛОГИЯ

Л. Б. ЗУБКОВ, В. И. ПАРИБОК, А. Б. ЧЕРНЯХОВСКИЙ

ПЕРВАЯ НАХОДКА ГАДОЛИНИТА В ГРАНИТАХ
КРИСТАЛЛИЧЕСКОГО ФУНДАМЕНТА РУССКОЙ ПЛАТФОРМЫ

(Представлено академиком А. П. Виноградовым 5 VI 1969)

При производстве геологосъемочных работ по картированию кристаллического фундамента Русской платформы В. И. Парибоком и А. Б. Черняховским были обнаружены метасоматически измененные граниты, в которых впервые для этого района был установлен гадолинит.

Гадолинит, довольно редкий иттрий-бериллиевый силикат $\text{Y}_2\text{Fe}_2\text{Be}_2[\text{SiO}_4]_2\text{O}_2$, встречавшийся ранее в основном в пегматитах щелочных, реже — нормальных гранитов, а иногда как акцессорный минерал — в самих гранитах, установлен в гранитах Русской платформы в необычных геологических условиях в связи с их метасоматическими изменениями. Обнаружение здесь гадолинита представляет большой интерес, как первая находка этого редкого минерала в пределах кристаллического фундамента Русской платформы, а также с точки зрения нахождения его в гранитах, подвергшихся интенсивным метасоматическим преобразованиям. В настоящей статье описываются геологические условия нахождения минерала и результаты его исследований, проведенных Л. Б. Зубковым.

Район, где обнаружены метасоматически измененные граниты с гадолинитом, представляет собой выступ кристаллического фундамента Русской платформы, залегающий под чехлом осадочных пород мезо-кайнозоя на глубинах от 15 до 100 м от поверхности. Возраст кристаллических пород выступа докембрийский, верхнепротерозойский. В строении его принимают участие гранитоидные породы различного состава, в основном амфибол-биотит-кварц-полевошпатового. В качестве акцессорных минералов эти граниты содержат апатит, сфен, циркон, ортит.

В осевой части выступа проходит зона разломов, пересекающая его в восток-северо-восточном направлении, падение зоны на В-ЮВ $\angle 60-80^\circ$. К центральной части зоны приурочен мощный (шириной в плане до нескольких сотен метров) пояс даек диабазов, в лежачем боку которых граниты претерпевают значительные динамометаморфические, а затем метасоматические изменения: сначала микроклинизация, затем более слабая альбитизация, окварцевание и в незначительной степени — ослаждение (серицитизацию). В результате этих преобразований возникли новые по составу породы — метасоматиты существенно полевошпатового и кварц-полевошпатового состава, с небольшим количеством серицита, но без амфиболя и биотита.

В одной из таких зон метасоматитов лежачего бока дайкового пояса на глубине 214 м обнаружена вкрашенность гадолинита.

Эти метасоматиты представляют собой светло-серую, средне- до крупнозернистой структуры породу, состоящую на 55—65 % из светло-серого микроклина, на 10—15 % из альбита, 20—25 % кварца, 3—5 % серицита. Породу рассекают маломощные (до нескольких сантиметров) прожилки водяно-прозрачного кварца с флюоритом. Возле некоторых из них, на расстоянии нескольких сантиметров, а на отдельных участках — вне связи с прожилками, и встречается гадолинит. Он является основным акцессорным минералом этих участков метасоматитов. Наряду с ним, но в гораздо меньших количествах обнаруживаются (в протолочках пород) в качестве

акцессориев темно-фиолетовый флюорит, ортит, сфен, пирохлор, торит, бастнезит.

Гадолинит образует неправильной формы выделения, реже кристаллы призматического габитуса, черного, со слабым зеленоватым оттенком цвета, с сильным смолистым блеском. Зерна минерала располагаются спорадически в полевошпатовой части породы и нередко корродируются более поздним альбитом и кварцем. Размеры выделений невелики — от первых десяти долей до 1—3 мм. Более крупные изометричные, иногда удлиненные зерна встречаются как отдельными группами (по 3—4 зерна), так и

в единичных выделениях. Мелкие располагаются нередко один за другим вдоль определенных направлений трещин в породе.

В прозрачных шлифах довольно часто наблюдается совместное выделение гадолинита с бастнезитом, причем их взаимоотношения говорят о более раннем генезисе последнего.

В зернах, выделенных из протолочки породы, гадолинит представляет собой угловатые обломки кристаллов, неправильной формы зерна, темно-коричневого, почти черного цвета с темно-зеленоватым оттенком в тонких сколах, с сильным смолистым блеском. Излом раковистый, спайность не обнаруживается. Удельный вес 4,3. Магнитная восприимчивость повышенная.

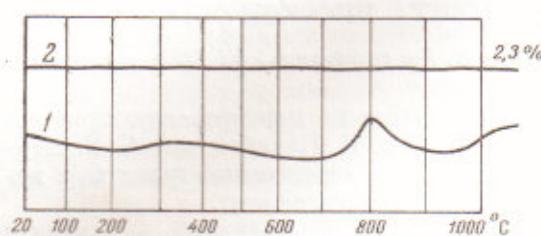


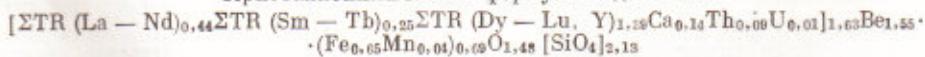
Рис. 1. Дифференциальная кривая нагревания (1) и кривая потери веса (2) исследованного гадолинита из полевошпатовых метасоматитов в гранитах кристаллического фундамента Русской платформы (аналитик Р. Н. Моржеедова)

ловатые обломки кристаллов, неправильной формы зерна, темно-коричневого, почти черного цвета с темно-зеленоватым оттенком в тонких сколах, с сильным смолистым блеском. Излом раковистый, спайность не обнаруживается. Удельный вес 4,3. Магнитная восприимчивость повышенная.

Химический состав исследованного гадолинита из метасоматически измененных гранитов Русской платформы

Оксид	Содержание		Молекулярные колич.	Атомные колич. кислорода	Число атомов кислорода в пересчете на 10	Число атомов катионов	Теоретический состав, % (1, 2)
	вес. % *	вес. %, привед. к 100%					
SiO ₂	24,60	25,33	421	842	4,27	2,43	22,20
ΣTR ₂ O ₃	49,00	50,46	206 **	618	3,13	2,08 ***	55,40
BeO	7,40	7,63	305	305	1,55	1,55	9,20
FeO	9,00	9,27	129	129	0,65	0,65	13,20
MnO	0,60	0,62	008	8	0,04	0,04	—
CaO	1,50	1,55	028	28	0,14	0,14	—
ThO ₂	4,65	4,79	018	36	0,18	0,09	—
U ₃ O ₈	0,34	0,34	001	8	0,04	0,01	—
Итого...	97,09	100,00		1974	общий делитель 1974 : 10 = 197,4		100,0

Кристаллохимическая формула гадолинита



* Аналитик К. Б. Зубынина.

** Молекулярное количество для суммы окислов р. з. з. получено путем сложения молекулярных количеств всех индивидуальных окислов р. з. з., состав которых показан в табл. 2.

*** Согласно расчетам получены следующие числа атомов-катионов для р. з. з. минерала: ΣTR (La - Nd) = 0,44 — цериявая подгруппа, ΣTR (Sm - Tb) = 0,25 — промежуточная подгруппа, ΣTR (Dy - Lu, Y) = 1,39 — иттриевая подгруппа.

В иммерсионных препаратах в зернах непрозрачен, просвечивает только отдельными участками в тонких сколах темно-зеленовато-коричневым цветом. В скрещенных николях изотропизирован в силу метамиктности, и даже в просвечивающих участках двупреломление почти не обнаруживается. Показатель преломления больше 1,78 (в пределах 1,80—1,81).

Вследствие метамиктности минерал рентгеноаморфен и дает отчетливую рентгенограмму только после длительного, более 1 часа, прокаливания при температуре около 1000°. Межплоскостные расстояния и относительные интенсивности линий исследуемого образца полностью идентичны таковым известных образцов гадолинита из Якутии и Норвегии (2, 4). Каких-либо других фаз в изученном образце не обнаружено. Главные линии на его дифрактограмме (в скобках — интенсивность): 3,11 (8); 2,8 (10); 2,55 (8); 2,36 (5); 1,867 (9); 1,653 (7); 1,623 (5); 1,243 (5); 1,185 (6); 1,174 (7).

Таблица 2

Состав редких земель в гадолините из метасоматически измененных гранитов Русской платформы *

	Цериевая подгруппа				Промежуточная подгруппа			
	La_2O_3	CeO_3	Pr_2O_{11}	Nd_2O_3	Sm_2O_3	Eu_2O_3	Gd_2O_3	Th_2O_3
Содержание, отн. % **	0,5	4,0	0,5	8,0	5,0	0,7	10,0	2,0
(продолжение)								
Иттриевая подгруппа							$\Sigma \text{TR}_2\text{O}_3$	
Dy_2O_3	Ho_2O_3	Er_2O_3	Tb_2O_3	Yb_2O_3	Lu_2O_3	Y_2O_3	$\Sigma \text{TR}_2\text{O}_3$	
8,0	3,0	4,0	0,8	4,0	0,5	49,0	100,0	

* Аналитик З. Д. Погодина.

** От $\Sigma \text{TR}_2\text{O}_3$.

Термографическое исследование образца показало, что его дифференциальная кривая нагревания (см. рис. 1) характеризуется небольшим экзотермическим подъемом при 300°, вызванным, вероятно, частичным окислением железа, и значительным экзотермическим эффектом при 800°. Последний обусловлен, вероятнее всего, упорядоченностью структуры минерала и переходом его из метамиктного состояния в кристаллическое. При температуре 950° наблюдается небольшой эндотермический эффект (начало разрушения кристаллической решетки), а затем при 1000° — резкое экзотермическое поднятие (спекание образца). Потеря веса невелика, составляет всего 2,3% и приурочена к температуре 950°. Скорее всего, она связана с удалением при разрушении кристаллической решетки конституционной воды или каких-либо других летучих компонентов, содержащихся в небольшом количестве в гадолините.

Химический анализ образца и пересчет его результатов на кристаллохимическую формулу приведены в табл. 1. Как видно из результатов этого анализа, минерал характеризуется несколько пониженными, по сравнению с теоретическим составом, содержаниями суммы р. з. э., бериллия, железа и исключительно высокими содержаниями тория (4,65%) и урана (0,34%). Гадолинит со столь значительными содержаниями радиоактивных элементов выявлен впервые. Изучение радиографических отпечатков минерала показало отсутствие каких-либо радиоактивных минеральных микровключений в гадолините и равномерное, связанное с изоморфным вхождением тория и урана в минерал, распределение радиоактивности по всей площади зерна гадолинита. Эту разновидность минерала, вследствие высокого содержания в нем тория, будет, по-видимому, справедливым назвать торгадолинитом, по аналогии с принятыми в минералогической литературе (1-3) другими названиями разновидностей: цергадолинит, кальций-гадолинит. Кроме элементов, перечисленных в табл. 1, полным спектральным анализом ми-

нерала в нем обнаружены в количестве 0,1—1% алюминий, цирконий; 0,01—0,1% магний, олово; 0,01% и менее — титан, медь, свинец.

Состав редких земель гадолинита из метасоматитов Русской платформы, установленный рентгеноспектральным анализом осадка окислов р. з. э., выделенного при химическом анализе минерала, показан в табл. 2. Результаты расшифровки $\Sigma \text{TR}_2\text{O}_3$ минерала свидетельствуют о том, что состав редких земель в нем, хотя и является существенно иттриевым (49% Y_2O_3), характеризуется комплексностью: в нем в значительных количествах присутствуют как цериевые лантаноиды, так и средние (Sm_2O_3 , Eu_2O_3 , Gd_2O_3 , Tb_2O_7) и редкие иттриевые. Из всех известных ранее минералов описанный гадолинит отличается максимальными содержаниями таких редких лантаноидов, как гадолиний (10 отн. %), европий (0,7 отн. %), голмий (3 отн. %); высокими являются содержания эрбия, тулия, лютеция.

Образование описанного гадолинита в данной геологической обстановке следует связывать с метасоматическими преобразованиями древних гранитоидных пород. Щелочной метасоматоз привел к преобразованию исходных амфибол-биотитовых гранитов, а дальнейшие его стадии — к высвобождению и мобилизации при этих изменениях многих редких элементов, в том числе берилля и иттрия, содержащихся в значительных количествах во многих породообразующих и акцессорных минералах этих гранитов, и переотложению их в виде гадолинита вдоль определенных зон наиболее активного изменения пород на завершающих стадиях процесса метасоматоза.

Государственный научно-исследовательский
и проектный институт редкометаллической
промышленности
Москва

Поступило
31 V 1969

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- 1 Е. И. Семенов, Минералогия редких земель, Изд. АН СССР, 1963. 2 Геохимия, минералогия и генетические типы месторождений редких элементов, 2, Минералогия, «Наука», 1964. 3 Геология месторождений редких элементов, в. 9. Новые данные по минералогии месторождений редких элементов, М., 1961. 4 О. Н. Ложникова, С. В. Яковлева, Рентгенометрический справочник-определитель минералов, содержащих редкоземельные элементы, М., 1961.