

Е.В.ПУШКАРЕВ, Н.А.ХАЗОВА

КОМПЛЕКС ПАРАЛЛЕЛЬНЫХ ДАЕК ХАБАРНИНСКОГО МАССИВА:  
СПРЕДИНГ В УСЛОВИЯХ ОКЕАНИЧЕСКОГО ХРЕБТА ИЛИ ОСТРОВНОЙ ДУГИ?

Хабарнинский габбро-гипербазитовый массив - один из немногих на Урале, в составе которого прекрасно сохранился комплекс параллельных диабазовых даек, интерпретируемый большинством исследователей как фрагмент палеоокеанической рифтовой зоны /2, 5 и др./. Формирование комплекса происходило в условиях растяжения, о чем свидетельствуют пакеты типа "дайка в дайке" с односторонними зонами закалки.

Дайки приурочены к апикальной части интрузивного комплекса горы Кирпичной, который состоит из расслоенной дунит-верлит-тироксенит-габбровой плутонической серии в основании разреза и интрузивной гипабиссальной габбро-плагиогранитной серии в кровле /2/. Породы прорывают и метаморфизуют гарцбургиты Хабарнинского массива в его западном эндоконтакте. Подобное строение соответствует непрерывному разрезу второго и третьего слоя океанической коры и зафиксировано в общепринятой схеме строения офиолитов. Однако при тщательном рассмотрении уже имеющихся данных /1, 2, 5, 6 и др./ и вновь полученных фактов мы пришли к выводу, что формирование хабарнинского комплекса параллельных даек не связано со спредингом в срединно-океаническом хребте (СОХ).

Как отмечали многие исследователи, дайки тесно перемежаются с цюродами непрерывно-дифференцированной габбро-плагиогранитной серии горы Кирпичной, для которой была поколена раннеостроводужная природа /6/. Они секут гранитоиды и, в свою очередь, прорываются ими, т.е. сближены во времени образования.

Содержание петрогенных (мас. %) и редких (г/т) элементов в породах комплекса параллельных даек и состав порфировых вкрапленников

Компонент	I073	I422	I416	I418	I417	I410		
						ОП	КП	АМ
$\text{SiO}_2$	49,43	50,70	54,60	56,32	61,15	51,32	52,29	45,96
$\text{TiO}_2$	0,35	0,353	0,433	0,569	0,531	0,20	0,28	1,56
$\text{Al}_2\text{O}_3$	12,61	12,47	13,40	15,73	15,82	1,90	1,55	8,64
$\text{Fe}_2\text{O}_3$	1,67	2,39	2,07	1,73	0,80	Не опр.		
$\text{FeO}$	5,68	5,81	5,44	3,99	1,09	18,70	9,90	12,98
$\text{MnO}$	0,12	0,112	0,162	0,081	0,028	0,39	0,31	0,20
$\text{MgO}$	12,27	12,94	9,98	7,40	7,68	24,45	14,27	14,48
$\text{CaO}$	9,16	9,36	8,38	6,52	5,02	1,68	20,89	11,53
$\text{Na}_2\text{O}$	2,11	2,12	2,20	4,18	7,34	Не обн.	0,34	1,98
$\text{K}_2\text{O}$	0,19	0,16	0,16	0,41	0,45	Не опр.		
$\text{P}_2\text{O}_5$	0,03	0,07	0,11	0,10	0,10	Не опр.		
П.п.п.	6,12	2,07	1,25	1,44	1,14			
С у м м а	99,79	98,68	98,30	98,50	101,15	98,64	99,83	97,33
Rb	Не обн.		3	3	5	-	-	-
Sr	209	275	212	278	201	-	-	-

Приимечание. Анализы пород выполнены на СРМ-18 и ВРА-2, анализы минералов - на микроанализаторе ЯХА-5 в Институте геологии и геохимии УрО АН СССР. Принятые сокращения: ОП - ортопироксен, КП - клинопироксен, АМ - амгровая обманка.

Среди пород дайкового комплекса преобладают порфировые разности с количеством вкрапленников от 5 до 20%. Афировые субвулканиты встречаются значительно реже. Размер вкрапленников колеблется от нескольких миллиметров до 1,5-2 см, и наиболее типичным является парагенезис клинопироксена, основного

плагиоклаза и впервые обнаруженного нами в этих породах ортопироксена, часто сильно серпентинизированного (см. таблицу). В некоторых случаях отмечаются вкрапленники оливина и амфибола. Для многих минералов характерна зональность. Структура основной массы, как правило, ойтоваля, с варьирующей крупностью зерен. Следует отметить широкое развитие в дайковых породах первичного бурого амфибола, аналогичного по составу роговой обманке из пород габбро-плагиогранитных серий горы Кирпичной и Курильской островной дуги.

По составу породы комплекса параллельных даек Хабаринского массива также соответствуют островодужным вулканитам. Они образуют непрерывно-дифференциованную серию от базальтов до андезитов, характеризующуюся одномодальным распределением  $\text{SiO}_2$  (рис. I). Максимум гистограммы соответствует андезито-базальтам с содержанием 51-53%  $\text{SiO}_2$ , т.е. всю серию можно характеризовать как базальт-андезито-базальтовую. Для пород характерны умеренные и низкие содержания  $\text{TiO}_2$  (от 0,3 до 0,9%), что в 2-5 раз меньше, чем в толеитовых базальтах СОХ, шудакского и кемпирсайского офиолитового комплексов Урала /1/.

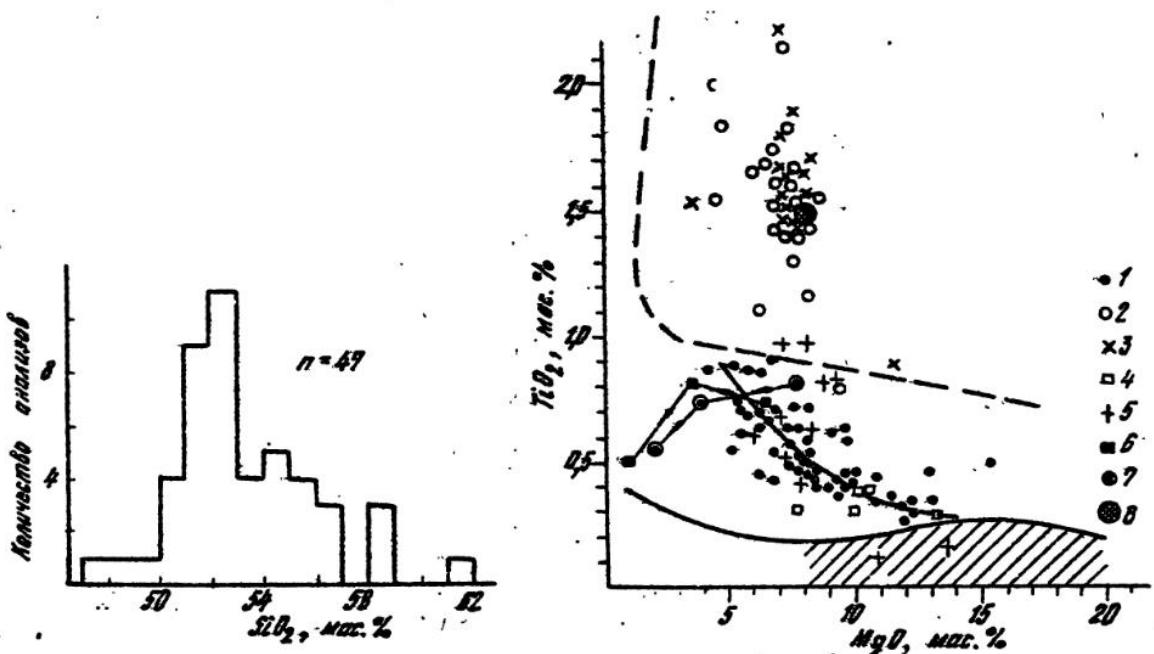


Рис. 1. Гистограмма распределения  $\text{SiO}_2$  в породах комплекса параллельных даек Хабаринского массива, по /2, 5/ и по нашим данным

Рис. 2. Диаграмма  $\text{MgO} - \text{TiO}_2$ :

1 – породы комплекса параллельных даек Хабаринского массива; 2 – параллельные дайки шулдакского комплекса /1, 5/; 3 – параллельные дайки кемпирсайского офиолитового комплекса /6/; 4 – магнезиальные андезиты и бониниты Тагильской зоны /4/; 5 – комплекс параллельных даек п-ова Шмидта, Курильская островная дуга /7/; 6 – 8 – средние составы: 6 – толеитовой серии островных дуг, 7 – известково-щелочной серии островных дуг, 8 – океанических толеитов. Заштриховано – поле бонинитов, маринитов.

5, 6/. Высокие содержания магния (до 12–13%  $\text{MgO}$ ) при андезитовых составах пород определяют наличие ярко выраженной бонинитовой тенденции (рис. 2), хотя настоящих бонинитов пока не обнаружено. На диаграмме  $\text{MgO}-\text{TiO}_2$  с вариационной линией Хабаринского массива совпадают линии состава высокомагнезиальных андезитов и бонинитов силурийской формации Тагильской зоны /4/, а также комплекса параллельных даек Курильской островной дуги /7/. Содержания стронция в дайках (200–400 г/т) примерно в 1,5–2 раза выше, чем в океанических толеитах, и соответствуют островодужным магматитам,

Приведенные данные свидетельствуют, на наш взгляд, о формировании комплекса параллельных даек Хабаринского массива в условиях островодужного спрединга, что в общем виде не противоречит выводам /3/ о существовании в Сакмарской зоне в силурийское время системы островная дуга – окраинное море.

#### Список литературы

1. Кузьмин М.Н., Альмухамедов А.И. Химический и редкозлементный состав базальтоидов реки Шулдак (Южные Мугоджары) // История развития Уральского палеоокеана. М., 1984. С.126–139.

2. Маегов В.И. К петрологии габбройдов Хабаринского габбро-гипербазитового массива // Ежегодник-1975 / Ин-т геологии и геохимии УНЦ АН СССР. Свердловск, 1976. С.41-44.

3. Офиолиты Южного Урала / Коротеев В.А., Зоненшайн Л.П., Парначёв В.П. и др. Свердловск: УНЦ АН СССР, 1985.

4. Румянцева Н.А., Юшкова Г.А., Шмелева К.А., Кукуй А.А. Силурийская бомбитовая серия на Урале // Докл. АН СССР. 1989. Т.304, № 4. С.947-951.

5. Семенов И.В. Состав РЗЭ в палеоокеанических базальтах Урала и океанических толеитах как индикатор глубин парциального плавления в верхней мантии. Свердловск: УрО АН СССР, 1990.

6. Эвгеосинклинальные габбро-гранитные серии / Ферштатер Г.Б., Малахова Л.В., Бородина Н.С. и др. М.: Наука, 1984.

7. Юшкова Р.М., Пейзье А.А., Воронин Б.И. Типы амфиболитов северо-западной окраины Тихого скеана // Изв. АН СССР. Сер.геол. 1989. № 4. С.44-62.

---