

Г.И.САМАРКИН, Е.Я.САМАРКИНА, Г.В.ПАЛЬГУЕВА  
КАЛИЕВЫЕ ПОЛЕВЫЕ ШПАТЫ ГРАНИТОИДОВ ЮЖНОМАГНИТОГОРСКОГО  
И МИЛЮТИНСКО-МИХАЙЛОВСКОГО КОМПЛЕКСОВ

Получены данные по составу калиевых полевых шпатов и распределению стронция в калиевых полевых шпатах и гранитоидах южномагнитогорского (монцонит-граносиенит-гранитного) и милютинско-михайловского (диорит-гранодиорит - гранитного) комплексов. Гранитоиды южномагнитогорского комплекса входят в состав нижнекаменноугольных вулкано-плутонических ассоциаций восточной части Магнитогорского прогиба /5/. Гранитоиды милютинско-михайловского комплекса образуют пояс нижнекаменноугольных батолитовых интрузий в Зауральском поднятии /2/.

Согласно рентгеноструктурному анализу, калиевый полевой шпат из граносиенитов и гранитов южномагнитогорского комплекса представлен промежуточным ортоклазом с переходом единичных проб в высокоупорядоченный ортоклаз (см. таблицу). Аналогичный состав калиевых полевых шпатов установлен в гранодиоритах-адамеллитах Милютинского и Владимировского массивов милютинско-михайловского комплекса. В отличие от них калиевые полевые шпаты из гранодиоритов-гранитов Михайловского и Барамбаевского массивов данного комплекса представлены промежуточным микроклином, содержащим до 20-40% низкого ортоклаза, что позволяет говорить о более низкой температуре их кристаллизации /1, 3, 4/.

Содержание стронция в калиевых полевых шпатах прямо коррелируется с содержанием его в гранитоидах (см. таблицу). Наиболее высокие содержания стронция установлены в калиевых полевых шпатах из граносиенитов южномагнитогорского комплекса (Дуненский, Ново-Орский, Ашебутакский массивы). В калиевых полевых шпатах из лейкогранитов южномагнитогорского комплекса (Верхне-Солончатский массив) содержание стронция по сравнению с граносиенитами снижается в 3-5 раз, что объясняется разными магматическими источниками их формирования. Низкие содержания стронция в калиевых полевых шпатах из гранодиоритов-гранитов Барамбаевского и Михайловского массивов по сравнению с калиевыми полевыми шпатами Верхнесолончатского и Милютинского массивов при одинаковом или близком содержании стронция в гранитоидах подтверждают более низкотемпературные условия их кристаллизации /6/ и вероятную принадлежность части гранитоидов Барамбаевского и Михайловского массивов к более ранней тоннит-трондьемитовой формации /4/.

Список литературы

- I. Бородина Н.С., Ферштатер Г.Б., Осипова Т.А. Генерации калинатрового полевого шпата в гранитоидах // Зап. Всеросс. минерал. с-ва, № 2, 1993, С.75-85.

**Характеристика калиевых полевых шпатов**

| № п/п | Состав калиевого полевого шпата |      |      |      | Содержание стронция, г/т |          |
|-------|---------------------------------|------|------|------|--------------------------|----------|
|       | An                              | Ab   | Or   | ΔZ   | в КПШ                    | в породе |
| 1*    | 1,7                             | 26,4 | 71,9 | 0,63 | 231                      |          |
| 2     | 1,1                             | 34,3 | 64,6 | 0,66 | 60                       | 92       |
| 3     | 1,1                             | 53,6 | 45,3 | 0,76 | 29                       | 40       |
| 4     | 0,6                             | 26,2 | 73,2 | 0,76 | 103                      | 136      |
| 5     | 1,9                             | 33,1 | 65,9 | 0,69 | 409                      | 526      |
| 6     | 3,5                             | 49,4 | 47,1 | 0,68 | 274                      |          |
| 7     | 1,2                             | 20,9 | 77,9 | 0,62 | 538                      | 618      |
| 8     | 0,6                             | 31,2 | 68,2 | 0,78 | 127                      | 336      |
| 9     | 0,2                             | 10,0 | 89,8 | 0,66 | 244                      | 238      |
| 10    | 0                               | 2,5  | 97,5 | 0,68 | 310                      | 274      |
| 11    | 0,7                             | 2,1  | 97,2 | 0,66 | 250                      | 232      |
| 12    | 0                               | 1,7  | 98,3 | 0,78 | 239                      | 225      |
| 13    | 0,8                             | 3,5  | 95,7 | 0,79 | 160                      | 199      |
| 14    | 0,7                             | 4,3  | 95,0 | 0,76 | 158                      | 196      |
| 15    | 1,0                             | 24,4 | 74,6 | 0,85 | 63                       | 124      |
| 16    | 1,1                             | 17,3 | 81,6 | 0,82 | 75                       | 186      |
| 17    | 0,9                             | 36,1 | 63,0 | 0,87 | 70                       | 160      |
| 18    | 1,4                             | 33,1 | 65,5 | 0,82 | 89                       | 206      |
| 19    | 0,4                             | 31,3 | 68,3 | 0,82 | 41                       | 83       |
| 20    | 0,3                             | 1,4  | 98,3 | 0,94 | 70                       | 150      |
| 21    | 2,3                             | 10,2 | 87,5 | 0,75 | 75                       | 176      |

\* Южномагнитогорский комплекс: 1-4 - гранит Верхнесолончатского массива; 5-8 - граносиенит массивов: 5 - Ашебутакского, 6 - Ново-Орского, 7 - Южнодомбаровского, 8 - Дуненского; 9-14 - гранодиорит-адамеллит Милитинского массива; 15-20 - гранодиорит, гранит Барамбаевского массива; 21 - гранодиорит Михайловского массива.  $\Delta Z$  - упорядоченность. Триклинная фаза установлена в пробах 4 ( $\Delta p = 0,62$ ), 8, 13, 15-21 ( $\Delta p = 0,75$ ).

2. К сенофонтов О.К., Да выдов Е.В. Петрология и металлогения габбро-диорит-гранитовой серии Зауралья. Л.: Изд-во ЛГУ, 1986.

3. Лавес Ф. Фазовые отношения щелочных полевых шпатов // Полевые шпаты. М., 1956. Т.2. С.152-203.

4. Самаркин Г.И., Самаркина Е.Я. Гранитоиды Южного Урала. М.: Наука, 1988.

5. Смирнова И.А. Ашебутакский интрузивно-вулканический комплекс, его петрология и металлогения: Автореф. дис. ... канд. геол.-мин. наук. Свердловск, 1977.

6. Heier K.S., Taylor S.R. Distribution of Ca, Sr and Ba in Southern Norwegian Precambrian alkali feldspars // Geochim. Cosmochim. Acta. 1959, Vol. 17, N 3/4. P.286-304.