

О ПРОИСХОЖДЕНИИ ЩЕЛОЧНЫХ НЕФЕЛИНСОДЕРЖАЩИХ
ПОРОД УЧАСТКА ТЫРДАНОВ УЛУС
(Кузнецкий Алатау)

А. А. МИТЯКИН

(Представлена научным семинаром кафедры петрографии)

Участок находится в среднем течении речки Сухая Ерба по правому борту долины. В геологическом отношении участок входит в состав эндоконтактовой зоны северной оконечности Уйбатского гранитоидного plutона пестрого состава. Эндоконтактная зона plutона сложена породами пестрого состава, начиная от сиенитов, диоритов и кончая горнбледитами, а иногда и пироксенитами с различными породами переходного состава между ними.

Первые сведения о щелочных породах участка были опубликованы в начале сороковых годов Ю. А. Кузнецовым. Они рассматривались автором как продукты реакционного взаимодействия магматического расплава кислого состава с вмещающими карбонатными породами преимущественно протерозойского возраста, представленными известняками и доломитами. Однако в дальнейшем многие исследователи отрывали щелочные породы от Уйбатского plutона, считали их продуктом более поздней девонской интрузии. Эта же точка зрения высказана и в одной из последних монографий по щелочному магматизму Кузнецкого Алатау (Андреева, 1968). Автор монографии считает щелочные породы Тырданова Улуса составной частью девонской габбро-сиенитовой формации Кузнецкого Алатау. Исследования, проведенные автором, позволяют заключить следующее: нефелиновые породы участка довольно разнообразны по своему составу, они представлены нефелиновыми сиенитами, нефелиновыми диоритами, нефелиновыми монцонитами и другими переходными между ними разновидностями.

Макроскопически нефелинсодержащие породы часто очень сходны с соответствующими безнефелиновыми породами, развитыми в эндоконтактной зоне Уйбатского plutона. Можно наблюдать, как нефелинсодержащие породы постепенно переходят в безнефелиновые, а затем и в кварцсодержащие. Главные пордообразующие минералы в нефелинсодержащих и безнефелиновых породах одни и те же. Это обычно обыкновенная роговая обманка с углами $CNg=16-23^\circ$, $2V=-72-81^\circ$. Пересчет химического анализа роговой обманки дает следующую формулу:

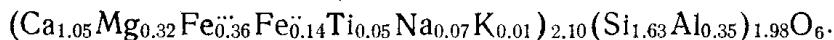


В нефелинсодержащих породах, кроме обыкновенной роговой обманки, наблюдается щелочной амфибол-арфведсонит с оптическими константами $CNr=32^\circ$ $2V=-80-100^\circ$, $Ng=1.668$, $Nr=1.652$ $Ng-Nr=0.016$.

Калиевый полевой шпат в нефелинсодержащих и в безнефелиновых породах — микроклин с углом $2V=-76-88^\circ$ согласно химизму содер-

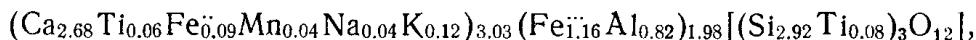
жит 45,5% альбитовой составляющей. Плагиоклаз чаще всего олигоклаз от № 13 до № 29, иногда основность повышается до №№ 40—45.

Обращает на себя внимание широкое развитие пироксена как в нефелинсодержащих, так и в безнефелиновых породах. Пироксен наблюдается даже в кварцевых диоритах. По оптическим константам это авгит в безнефелиновых породах иногда бесцветный до бледнозеленого, в нефелинсодержащих наблюдается более густая зеленая окраска по Ng до зеленовато-желтой по Nr; угол CNg колеблется от 40 до 54°, 2V = +60—73°. Пироксен зеленого цвета из меланократового безнефелинового диорита с константами CNg = 48°, 2V = 65° согласно химическому анализу имеет формулу:



Примечательным является высокое содержание кальция в пироксене — 26%. Среди нефелинсодержащих пород наблюдаются гранатсодержащие нефелиновые сиениты, содержание граната достигает иногда 20%. Наблюдаются и безнефелиновые гранатовые породы. Гранат под микроскопом темноокрашенный с резорбированными краями, часто находится в срастании с нефелином.

Согласно химическому анализу гранат имеет формулу



что соответствует андрадиту. Содержание окиси кальция в минерале равно 30,73%. Среди нефелинсодержащих пород в непосредственном контакте с вмещающими доломитами обнаружены нефелиновые пироксениты. Это среднезернистые породы с минералогическим составом: пироксена 90%, нефелина — 5%, кальцита — 3%, апатита — 2%.

Пироксен, как и в других разновидностях пород, зеленый авгит в виде короткопризматических кристаллов. Нефелин представлен кристаллами изометричной формы, нацело замещенными канкринитом. Кальцит в виде крупных, слегка удлиненных кристаллов с правильными ограничениями.

Кроме отмеченных особенностей минералогического состава, геохимические особенности также свидетельствуют о генетическом родстве нефелинсодержащих и безнефелиновых пород. Как в первых, так и во вторых содержатся одни и те же элементы примеси в равных количествах (таблица).

Из элементов, характерных для щелочных пород, присутствуют только три: цирконий, бериллий, иттрий. При этом содержание бериллия очень близко кларку для кислых пород и выше кларка для основных пород. Иттрий и цирконий содержатся в количествах ниже кларковых значений как для кислых, так и для основных пород.

В нефелинсодержащих и безнефелиновых породах в равных количествах присутствуют свинец и барий, характерные для кислых пород. Содержания этих элементов близки кларковым значениям для кислых пород.

Хром, кобальт и никель, характерные для основных пород, содержатся в рассматриваемых обеих группах пород в количествах значительно меньше кларковых для основных пород, но близких к кларкам для кислых пород.

На основании изложенного можно сделать следующий вывод: наблюдающиеся постепенные переходы от нефелинсодержащих пород к безнефелиновым эндоконтактовой зоны Уйбатского plutона, сходный минералогический состав, широкое развитие пироксена в обеих группах пород с повышенным содержанием кальция, частое присутствие в породах граната-андрадита, содержание которого в некоторых нефелиновых породах достигает 20%, присутствие на контакте с карбонатными

Таблица

Содержание элементов-примесей в нефелинсодержащих породах Тырданова Улуса и безнефелиновых породах эндоконтактовой зоны Уйбатского plutона

| Название пород | Элементы - примеси | | | | | | | | | | | | | | |
|---|--------------------|--------|------|-------|-------|--------|-------|------|--------|-------|-------|------|-------|-------|------|
| | K-во анализов | Be | Ti | V | Cr | Co | Ni | Sr | I | Zr | Cu | Zn | Ga | Pb | Ba |
| Нефелинсодержащие породы Тырданова Улуса | 10 | 0,0003 | 0,5 | 0,009 | 0,005 | 0,0005 | 0,001 | 0,07 | 0,0009 | 0,005 | 0,007 | 0,02 | 0,002 | 0,001 | 0,14 |
| Безнефелиновые породы эндоконтактовой зоны Уйбатского plutона | 31 | 0,0005 | 0,46 | 0,011 | 0,009 | 0,0007 | 0,001 | 0,09 | 0,0009 | 0,011 | 0,011 | 0,02 | 0,002 | 0,001 | 0,15 |

породами нефелиновых пироксенитов с реликтовым карбонатом и, на конец, сходные геохимические особенности обеих групп пород — все это свидетельствует о том, что нефелинсодержащие породы не представляют собой самостоятельного интрузивного тела, а генетически связаны с безнефелиновыми породами эндоконтактовой зоны Уйбатского плутония. Обе группы пород являются результатом реакционного взаимодействия гранитного расплава с вмещающими карбонатными породами, в результате чего происходила десиликация на месте становления гранитового батолита.

Повышение щелочности в эндоконтактовой зоне с образованием фельдгипатоидных пород объясняется известной теорией Коржинского, согласно которой при взаимодействии кислой магмы с солями сильных оснований и слабых кислот, каковыми являются карбонаты, возрастает активность всех оснований, но особенно таких сильных, как Na_2O и CaO , что ведет к накоплению этих оснований в пределах эндоконтактовой зоны.
