

## НОВЫЕ ДАННЫЕ ПО КИСЛОМУ ВУЛКАНИЗМУ ЛЯПИНСКОГО АНТИКЛИНОРИЯ

Изучение проявлений кислого вулканизма на западном склоне Урала позволило установить исключительно широкое развитие пород субвулканической фации, возрастное положение которых стало предметом острых дискуссий. Большая часть субвулканических интрузий при довольно крутом (порядка  $65^{\circ}$ ) западном падении и значительной протяженности (до десяти километров) в современном эрозионном срезе почти повсеместно занимает секущее положение по отношению к терригенно-осадочным, вулканогенно-осадочным и вулканогенным породам хобеинской и маньинской свит. В последней со средней части разреза установлены туфы кислого состава, туфолавы, туфопесчаники, пластующиеся с алевролитами, туфоалевролитами и кремнистыми туффитами, залегающими в разрезе как круто-, так и полого-наклонно, субсогласно с терригенно-осадочными отложениями выше лежащих лаптопайской и тельпосской свит, что дало основания отдельным исследователям, в том числе и нам /2/, для существенного расширения возрастных границ проявления кислого вулканизма, а также для суждений об участии его продуктов в процессах складкообразования /1/.

В действительности, как показали наблюдения в северной и южной частях Ляпинского антиклинория, мы имеем дело с глубокоэродированными и практически ненарушенными вулканическими постройками трещинного типа, "крылья" которых, сложенные породами лавовой и пирокластической фаций, в современном эрозионном срезе сохранились лишь по периферии и внутри ареалов проявлений кислого вулканизма на участках ранее существовавших депрессий. В осевой же их части сохранились лишь линейно ориентированные субвулканические тела, разобщенные разноориентированными блоками пород более глубокого возрастного уровня при крайне подчиненном количестве образований, которые можно отнести к жерловым.

В частности, подобного типа вулканическая постройка установлена нами в среднем течении р. Нямги, где она в северном направлении уверенно прослеживается до истоков р. Вэрау, захватывая полосу шириной около 5 и протяженностью около 15 км.

Изучение столбчатой отдельности в субвулканических интрузиях этого района дало основания к выводу о том, что в целом при весьма хорошей сохранности отдельных фрагментов вулканическая постройка полого (под углом  $15-20^{\circ}$ ) наклонена на восток при характерном, также пологом погружении под вмещающие породы на ее южном и северном окончании. Этому не противоречат наблюдения за флюидальностью в лавовых потоках и слоистостью в туфопесчаниках и кремнистых туффитах. В западной части структуры углы их наклона не более  $5-10^{\circ}$ , а в восточной —  $70-78^{\circ}$ . Устанавливается также и подводный характер вулканических излияний, о чем свидетельствует сравнительно небольшая протяженность лавовых потоков, краевые части которых имеют стекловатое строение и тесно ассоциируют с гиадокластитами и кремнистыми туффитами. В средних частях наблюдается микросферолитовая структура с отчетливой тенденцией к уменьшению размера сферолитов к краевым. В тыловых частях лавовых потоков в стекловатой основной массе наряду со сферолитами отмечаются мелкие (до  $0,5-1,0$  мм) фенокристы кварца. В субвулканических телах также установлены близкие по природе и характеру фациальные переходы фельзит → фельзитовый порфир → кварцевый порфир ↔ гранит -

порфир и довольно широкое развитие в их краевых частях интрузивных брекчий, в той или иной степени затронутых процессами постмагматических изменений.

Оценивая проявления кислого вулканизма Ляпинского антиклинория в целом, следует, очевидно, признать, что в подавляющем большинстве случаев мы имеем дело с крупными линейными вулканическими постройками трещинного типа, асимметрия строения которых связана с крупноглыбовыми малоамплитудными блоковыми дислокациями, обусловившими их, общее для южной и северной части района, пологое наклонение на восток. В последующие геологические эпохи они вели себя как довольно жесткие геологические сооружения, практически не участвовавшие в складчатых деформациях. Приуроченные к зонам долгоживущих, дренирующих глубинные части земной коры региональных тектонических нарушений, фрагменты вулканических построек, вовлеченные в процессы более поздних гидротермальных и метаматических преобразований, могли служить структурными ловушками, определяющими характер размещения эндогенного оруденения корово-мантийного профиля.

#### С п и с о к л и т е р а т у р ы

1. Г о л д и н Б.А., Ф и ш м а н М.В., Д а в ы д о в В.П., К а л и н и н Е.П. Вулканические комплексы рифея и нижнего палеозоя севера Урала. Л.: Наука, 1973.

2. Ч е р в я к о в с к и й С.Г. О возрастном положении липаритов малдинского комплекса (Приполярный Урал) // Ежегодник-1983 / Ин-т геологии и геохимии УНЦ АН СССР. Свердловск, 1984. С.21-22.