

стоятельную формацию "высокоглиноземистых гранитов", характеризующуюся (по ЭКА) всеми признаками недифференцированной формации.

Выполненные исследования позволили выделить из состава памиро-шугнанского комплекса граниты другого самостоятельного комплекса - аналога субщелочнолейкогранитовой формации, появляющейся на завершающем этапе развития гранитоидного мигматизма орогенного геодинамического режима. Выделенный комплекс, по данным ЭКА цирконов, характеризуется субщелочной специализацией, начиная с  $750^{\circ}\text{C}$ , высокими температурами начала кристаллизации ( $900^{\circ}\text{C}$ ), весьма существенной флюидонасыщенностью материнской магмы. По перечисленным признакам комплекс является дифференцированным, рудогенерирующим. Кроме того, он обнаруживает признаки редкометальной рудоносности в отличие от бузрудного собственно памиро-шугнанского комплекса.

Г. П. Винниченко, М. М. Кухтиков

#### К ПРОБЛЕМЕ ГЕОЛОГИЧЕСКОГО КАРТИРОВАНИЯ ГРАНИТОИДНЫХ ИТРУЗИВОВ: ОЛИСТОСТРОМЫ И КОРЕННЫЕ МАССИВЫ ИГ АН ТаджССР

1. Олистолиды и олистостромы самого разнообразного состава установлены в настоящее время во многих складчатых областях. Наиболее часто до сих пор отмечались олистолиды и олистостромы, состоящие из карбонатных и реже других осадочных пород (песчаников, сланцев и т. д.). Указания о наличии олистолидов и олистостромов гранитоидного состава в разрезах слоистых толщ складчатых областей немногочисленны.

2. Олистолиды и олистостромы, сложенные гранитоидными породами, обнаруживаются в толщах как геосинклинального, так и постгеосинклинального этапов развития складчатых областей. Повсеместно они как и олистолиды и олистостромы, состоящие из осадочных пород, локализованы в базальной части терригенных и терригенно-вулканогенных толщ, трансгрессивно залегающих на подстилающих отложениях. Глыбы гранитоидов в олистолидах и олистостромах, как правило, меньших размеров, чем обломки и глыбы осадочных пород. Наряду с гранитоидными обломками в сложении олистостромо принимают участие единичные глыбы и полу-

окатанные валуны гнейсов, мигматитов, эффузивов, песчаников, сланцев и других пород. Цемент в гранитоидных олистостромах представлен, как правило, грубозернистой песчанистой массой - гранитной дресвой, которая обычно преобладает над количеством крупнообломочного материала. Нередко гранитная дресва заключает лишь единичные небольшие остроугольные глыбы и валуны гранитоидов и мелкие хорошо окатанные гальки других пород.

3. Наиболее представительные примеры гранитоидных олистолитов и олистостромов наблюдаются в составе геосинклинальных образований Южного Памира. Они известны в разрезе верхнего триаса у сел. Намангут, в толще юры в районе озер Булункуль и Яшилькуль. Отдельные олистолиты гранитоидов имеются в базальных слоях каменноугольно-пермских отложений в пределах Юго-Восточного Памира, в долине р. Гунт, а также в каменноугольных терригенно-вулканогенных толщах Дарваза. В постгеосинклинальных образованиях гранитоидные олистолиты и олистостромы встречены в толще кызылкырчинской свиты неоген-древнечетвертичного возраста в долине р. Памир, в неогеновых ? отложениях Каратегина в районе Калайнау, Обигарма и в ряде других мест. Имеются сведения о наличии гранитоидных брекчий - олистостромов в Гиссаро-Алае, Центральном Казахстане и других регионах.

4. Представляется целесообразным дополнительное специальное изучение ряда гранитоидных массивов, имеющих отчетливо выраженное слоистое и брекчиевидное строение. К их числу относятся Бейкский и Ортокараджилгинский массивы, для которых характерно полное отсутствие контактовых преобразований вмещающих пород, пластообразная форма тела, сильная дробленность и ожелезненность гранитоидов, грубая слоистость и наличие внутри гранитоидов прослоев глинистых сланцев без каких-либо признаков контактового воздействия магмы. Гранитоидные массивы подобного состава и строения известны также в Рушанском хребте, в Гиссаро-Алае и в Гималаях. С этих же позиций пристального внимания заслуживают в Южном Гиссаре Южно-Варзобский и в Кармазаре Чакадамбулакский массивы. Во многих местах указанных массивов обнаруживаются сильно трещиноватые, брекчиевидные и конгломератовидные граниты, легко разрушающиеся в грубозернистую дресву. Здесь же имеются участки, сложенные

плотными нетрещиноватыми гранитами и валунообразными телами близкими по составу к рассыпающимся дресвистым гранитам.

5. Стождествление гранитоидных олистолитов и олистостромов с интрузивами катаклазированных гранитов ведет к ошибочному омоложению интрузивных образований и существенному искажению представлений о схеме магматизма складчатых областей. Забвение или игнорирование этого явления влечет за собой и другие ошибочные заключения о структуре и истории тектонического развития исследуемого региона, что в конечном счете сказывается на направлении проводимых здесь поисковых, съемочных и других видов геологических работ.