

**Sm-Nd ВОЗРАСТ И ПЕТРОГЕНЕЗИС  
РАССЛОЕННОГО ГАББРОВОГО КОМПЛЕКСА ЖУРАВЛЕВА КАМНЯ  
(ПЛАТИНОНОСНЫЙ ПОЯС УРАЛА)**

**Маегов В.И.\*, Ронкин Ю.Л.\*\***

\*ОАО «Уральская геолого-съёмочная экспедиция», Екатеринбург, [giliasova@mail.ru](mailto:giliasova@mail.ru)

\*\*Институт геологии и геохимии УрО РАН, Екатеринбург, [ronkin@r66.ru](mailto:ronkin@r66.ru)

По представлениям А.А. Ефимова [1] массивы Платиноносного пояса Урала сложены двумя генетически самостоятельными плутоническими комплексами – эпидунитовым, объединяющим дуниты, клинопироксениты и оливин-анортитовые габбро проблематичного генезиса, и эпигаббровым, представленным ортомагматическими лабрадорowymi габброноритами и продуктами их метаморфогенно-метасоматических преобразований. Результаты наших исследований дают основание для выделения в массивах Пояса нового **расслоенного габбрового комплекса**, петротипом которого является мегаструктурный блок Журавлева Камня в Денежкинском массиве. Габброиды комплекса, представленные, преимущественно, оливиновыми и двупироксеновыми разновидностями, обладают резко выраженной расслоенностью, подчеркиваемой более контрастно выделяющимися на ее фоне тонкими анортозитовыми прослоями. Судя по элементам залегания расслоенности в разных частях блока, его мегаструктура реконструируется как пологозалегающая мульда, в строении которой усматривается сходство с иллюстрируемыми в работе [3] корытообразными структурами расслоенной серии Скергаардской интрузии. Микроструктуры расслоенных габбро субофитовые, трахитоидные. Плаггиоклаз зонален: его основность во внутренних зонах зерен достигает анортитового уровня, понижаясь до лабрадорowego в краевых зонах. Клинопироксен представлен диопсид-авгитом с колебаниями железистости в диапазоне 18-29 %. Постоянно присутствует титаномагнетит (5-10 %). Спорадически встречается роговая обманка, развивающаяся в виде интерстициальных каемок по границам зерен плаггиоклаза и феррических минералов. Петрохимически расслоенные габбро Журавлева Камня и полосчатые габбро «эпидунитового» комплекса Денежкина Камня сходны, но различаются по возрасту: Sm-Nd изотопный возраст журавлевских габбро  $433 \pm 31$  млн. лет, а денежкинских –  $493 \pm 38$  млн. лет [2].

Хорошая сохранность офитовых микроструктур в расслоенных габбро Журавлева Камня рассматривается нами как бесспорное свидетельство их магматогенной природы, указывая на то, что, за исключением локальных проявлений амфиболизации и перекристаллизации, эти породы не подверглись существенным метаморфогенно-метасоматическим преобразованиям и, соответственно, не могут интерпретироваться в качестве продуктов метасоматического преобразования изначально лабрадорowych габброноритов, как предполагалось А.А. Ефимовым [1]. Сходство мульдообразной мегаструктуры Журавлева Камня и корытообразных структур Скергаардской интрузии, по мнению авторов, обусловлено генетической общностью причины возникновения расслоенности в габбро вышеуказанных объектов (внутрикамерная магматическая дифференциация).

ЛИТЕРАТУРА

1. Ефимов А.А. Габбро-гипербазитовые комплексы Урала и проблема офиолитов. М.: Наука, 1984. 232 с.
2. Маегов В.И., Петров Г.А., Ронкин Ю.Л. и др. Первые результаты Sm-Nd изотопного датирования оливин-анортитовых габбро Платиноносного пояса Урала. // XII Чтения памяти А.Н. Заварицкого. Екатеринбург: ИГГ УрО РАН, 2006. С. 110-113.
3. Уэйджер Л., Браун Г. Расслоенные изверженные породы. М.: Мир, 1970. 552 с.