

ПОЗДНЕМИОЦЕН-ПЛИОЦЕНОВАЯ ТРАНСФОРМНАЯ ОКРАИНА КАМЧАТКИ

А.И. Ханчук^{1, 2}, А.В. Гребенников¹

¹ФГБУН Дальневосточный геологический институт ДВО РАН, пр. 100-лет Владивостоку 159, г. Владивосток, 690022; e-mail: axanchuk@mail.ru

²ФГБУН Институт геологии рудных месторождений, петрографии, минералогии и геохимии РАН, Старомонетный пер. 35, г. Москва, 119017

Поступила в редакцию 27 января 2021 г.

Тестирование геохимических составов позднекайнозойских вулканитов Камчатки на новых дискриминантных диаграммах подтвердили представления о существовании различных геодинамических режимов в это время. Показано, что позднемиоцен (~6 млн лет)-плиоценовые вулканиты Восточной Камчатки и Центрально-Камчатской депрессии, а также позднеплиоцен (~3.5 млн лет)-голоценовые щелочные, известково-щелочные, а также адакитовые вулканиты центральной части Срединного хребта аналогичны вулканитам трансформных окраин тихоокеанского типа. В то же время, миоцен-голоценовые вулканиты Южной Камчатки, миоцен-раннеплиоценовые вулканиты Срединного хребта и плейстоцен-голоценовые вулканиты Восточной Камчатки аналогичны вулканитам конвергентных окраин. В центральной части Камчатки (от побережья до Срединного хребта) в конце миоцена–плиоцене в процессе коллизии Кроноцкого террейна островной дуги и скольжения Тихоокеанской плиты на этом участке сформировались магматические комплексы, типичные для трансформной окраины. Геохимия вулканитов трансформной окраины обусловлена апвеллингом подслэбовой астеносферы как в зону коллизии, так и в зону вулканической дуги Срединного хребта, после разрыва и последующего отрыва слэба Командорско-Кроноцкой микроплиты.

Ключевые слова: конвергентная и трансформная окраины, разрыв слэба, подслэбовая астеносфера, геохимия, дискриминантные диаграммы, п-ов Камчатка.