

Трихунков Я.И.
Аспирант лаборатории геоморфологии ИГРАН
науч. рук. д.г.н., проф. Буланов С.А.

Морфоструктура и орография осевой зоны Северо-Западного Кавказа

Введение Северо-Западный сегмент Большого Кавказа, в отличие от других его частей, отстает в отношении геолого-геоморфологической изученности. При этом, он является одним из наиболее освоенных горных регионов России, для которого крайне важны все сведения о геологии, рельефе, и активных, зачастую опасных, горообразовательных процессах. Данная статья является результатом морфоструктурного анализа Северо-Западного Кавказа, основные данные которого опубликованы нами ранее [1]. Статья ставит целями характеристику морфоструктуры Водораздельного хребта на участке от Гойтхского перевала до границы с Западным Кавказом и морфоструктурное обоснование орографической схемы осевой зоны Северо-Западного Кавказа.

Морфоструктура Роль осевого поднятия Северо-Западного Кавказа к западу от г. Фишт выполняет Гойтхский антиклинорий (морфоструктура 2-го порядка). В его пределах преобладают породы пшишской и индюкской свит средней юры с участием аргиллитов, алевролитов, песчаников, туфов и туфобрекчий, дислоцированность которых возрастает от периферии к осевой зоне, а также с запада на восток. Антиклинорий выражен серией хребтов субкавказского простирания, один из которых носит функцию черноморско-кубанского водораздела и называется в большинстве источников Главным хребтом.

Складчатые структуры этого района повсеместно прорваны интрузиями юрских липарито-дацитовых и кварцевых порфиров. По плоскостям секущих и межпластовых разломов здесь заложены штоки, дайки и лополиты. Согласно данным В.М.Муратова, эти породы сформировали наиболее устойчивые к агентам денудации структурно-литологические комплексы на территории Северо-Западного Кавказа [1]. Пронизывая складчатые структуры, они создают жесткий литологический каркас хребтов и впадин. В местах обнажения интрузий формируется резкорасчлененный альпинотипный структурный рельеф. Примером могут послужить такие морфоструктуры 5-го порядка, как горы Лысая (1425 м), Псечанах (1071 м), Собор-Скала (1205 м). В условиях современного латерального сжатия, доказанного В.И.Попковым, на контактах интрузивных и осадочных пород происходит процесс послыного взбрасывания по плоскостям межпластовых разломов [2]. Этот процесс, подробно описанный С.А.Булановым, придаёт дополнительную контрастность рельефу [3].

Прямыми морфоструктурами 4-го порядка являются антиклинальные и частично моноклиальные хребты Мезецу и Водораздельный, соответствующие крыльям Мезецу и Индюкской антиклиналей. Их разделяет впадина Пшенахинской синклинали (долина р. Пшенахо), прорванная порфировым лополитом, часть магмы которого сформировала пласт туфа. По межпластовым разломам в крыльях синклинали интрузия проникла до ядерных частей антиклиналей. Неохваченные ей противоположные крылья складок местами были разрушены денудацией, и хребты приобрели частично моноклиальный характер. Таким образом, интрузия сформировала литологический каркас этих морфоструктур, объединив их в единую инверсионную морфоструктуру более высокого порядка (Рис. 2). Далее к востоку оба моноклиальных гребня сливаются в одну орографическую линию, и морфоструктура продолжается в виде мощного синклинального хребта, также имеющего в основании интрузивный каркас липарито-дацитовых порфиров и диабазовых порфиритов. В хребте расположены такие высочайшие вершины Северо-Западного Кавказа как Бол. Чура (2251 м) и Ачишхо (2391 м). Обе вершины представляют собой клинья выжимания, соответствуя ядрам синклиналей, осложненных лополитами и выжатых латеральным сжатием при участии процесса послойного взбрасывания. Формирование подобных инверсионных морфоструктур подробно описано С.А.Булановым [3].

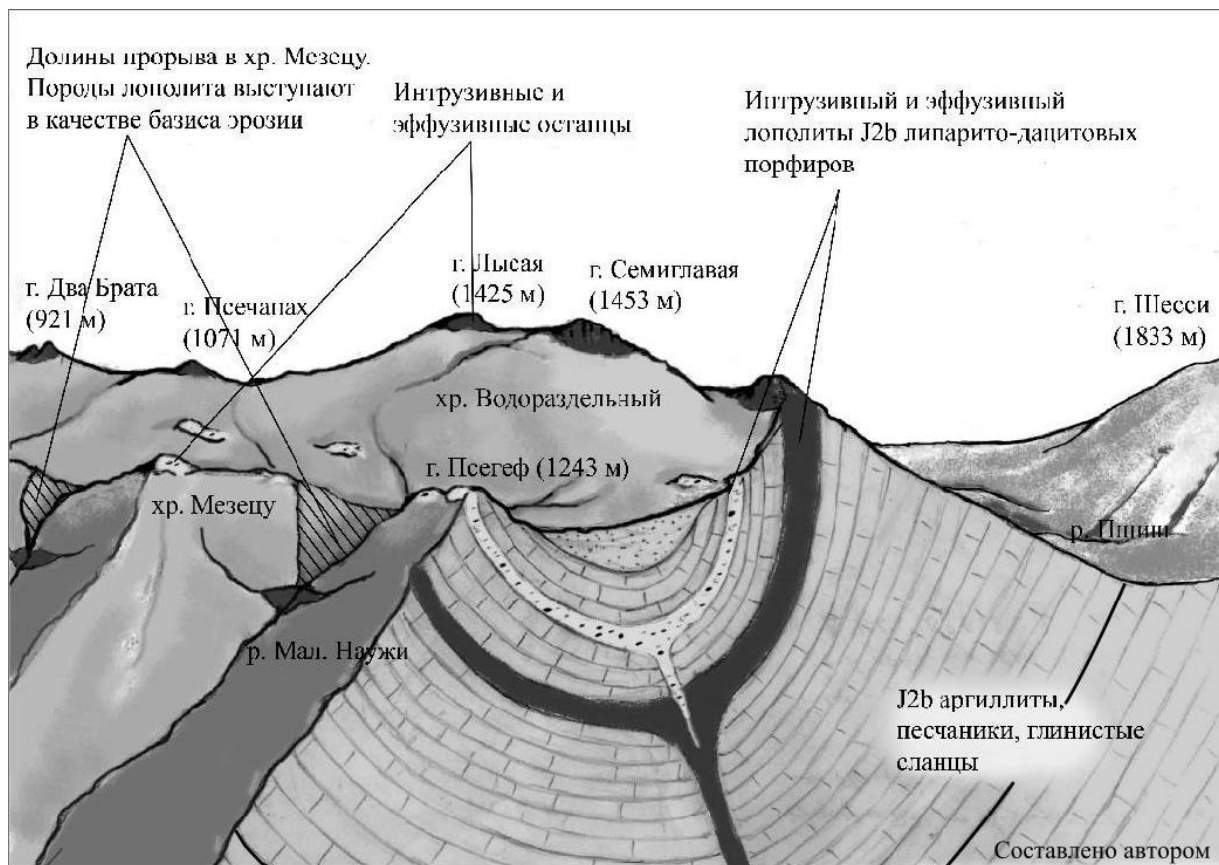


Рис 1. Морфоструктура хребтов Мезецу и Водораздельный

Влияние морфоструктуры на орографию На границе Западного и Северо-Западного Кавказа происходит погружение выступа палеозойского кристаллического фундамента, формирующего Главный хребет Большого Кавказа. Это погружение непосредственно связано с Пшехско-Адлерской зоной поперечных разломов [4]. С пересечением этой зоны в районе г. Фишт водораздел мигрирует к описанному нами инверсионному хребту, сложенному гораздо более молодыми и податливыми, нежели кристаллические сланцы Главного хребта, аргиллитами. Западнее, в районе Гойтхского перевала, ситуация повторяется. Здесь проходит Туапсинская зона поперечных разломов, освоенная долинами р.р. Туапсинка и Пшиш [1]. К западу от нее комплекс осадочно-вулканогенных пород Гойтхского антиклинория погружается под толщи карбонатного флиша, слагающего Новороссийско-Лазаревский синклиний. Через перемычку Гойтхского перевала от антиклинального в этой части Водораздельного хребта к синклинальному Агойскому хребту переходит главный водораздел Северо-Западного Кавказа. В обоих случаях вслед за миграцией водораздела мигрирует и название «Главный Кавказский хребет», выделяемый здесь исключительно по орографическому признаку, без учета его морфоструктурных особенностей. Однако единые в орографическом отношении горные цепи не являются в данном случае едиными морфоструктурами.

Выводы: 1) При учете участия интрузивных пород в современной геодинамике складчатых морфоструктур, мы можем назвать рельеф описанного района интрузивно-складчатым. 2) Водораздельный хребет Северо-Западного Кавказа не является единой морфоструктурой, а представляет собой цепь кулисообразно сменяющих друг друга прямых и инверсионных среднегорных хребтов, сложенных породами разных структурных этажей осадочных толщ. 4) Описанные хребты Северо-Западного Кавказа не могут объединяться с Главным Кавказским хребтом вследствие структурно-литологических, генетических, и морфологических различий.

Литература:

- 1) Трихунков Я.И. Морфоструктурное районирование Северо-Западного Кавказа // Геоморфология. (в печати)
- 2) Муратов В.М. Неотектоника и рельеф Северо-Западного Кавказа: дис. канд. геогр. наук. М.: Ин-т географии АН СССР, 1964. 304 с.
- 3) Попков В.И. Чешуйчато-надвиговое строение Северо-Западного Кавказа // Докл. РАН. 2006, т. 411, № 2, С. 223-225

- 4) Буланов С.А. Расчленение складчатого орогена в условиях регионального сжатия (на примере зоны сочленения Памира и Тянь-Шаня) // Геоморфология. 1993. № 4. С. 68 – 73.
- 5) Хаин В.Е. Ломизе М.Г. О молодых подвижках по древним разломам на Западном Кавказе и их влиянии на гидрографическую сеть // Изв. ВУЗов. Геология и разведка. 1959. № 8. С. 17 – 21.