

Э. Г. МАЛХАСЯН, З. О. ЧИБУХЧЯН

СУБВУЛКАНИЧЕСКИЕ И ИНТРУЗИВНЫЕ ОБРАЗОВАНИЯ
МЕЖДУРЕЧЬЯ АГСТЕВ-ДЕБЕД

Рассматриваемые магматические образования находятся в пределах Сомхето-Кафанской зоны, имеющей сложную геотектоническую историю развития.

Сомхето-Кафанская эвгеосинклиналь в конце верхней юры в своей северо-западной части и в конце неокома — в юго-восточной испытывает повсеместное геоантиклинальное воздымание, сопровождающееся неокомской фазой складчатости. Внедрение интрузивных массивов, относящихся к ряду диорит-гранодиоритовой формации, приурочено, как правило, к ядрам геоантиклинальных сооружений и вследствие неодновременного характера консолидации во времени несколько разорвано друг от друга, в целом соответствуя интервалу от неокома до альба. Интрузии диорит-гранодиоритовой формации относятся к ряду известково-щелочных ассоциаций и характеризуются нормальной, отчетливо проявленной натриевой щелочностью.

К аналогичным магматическим образованиям относятся впервые выявленные (Э. Г. Малхасян) небольшие субвулканические и интрузивные тела андезито-дацитового, диоритового и габбрового составов, внедренные в вулканогенную толщу междуручья Дебед-Агстев. Породы эти прорывают вулканогенную толщу средней юры, а местами (район с. Джуджеван), также туфогенно-осадочные породы мелового возраста. Интрузивные тела, площадью от 0,5 до 1,5 кв. км, отмечены по дороге Воскепар-Джуджеван, около сс. Баганис и Джуджеван, в местностях коч. Качал-даг, у вершин гор Мисхана и Ат-даг. По морфологии в основном это штоко- и реже силлообразные тела.

Наиболее крупный из указанных выходов, это штокообразное тело Тапак кар (вершина Куратап), прорывающее толщу батских порфири-тов и находящееся в верховьях р. Аксибара на левом берегу бассейна. Это крутопадающее тело, по своей высоте доминирующее на этой территории.

Возраст указанных образований, учитывая результаты оптического определения возраста по плагиоклазу— 119 ± 2 млн. лет, датируется как нижнемеловой.

По внешнему виду это светло-серого, серого цвета с порфировой структурой средне-мелкозернистые породы, отвечающие по составу андезито-дацитам.

Структура пород порфировая с полнокристаллической структурой основной массы. Основная масса состоит из ориентированно расположенных микролитов плагиоклаза, в промежутках между которыми развиты единичные аллотриоморфные зерна щелочного полевого шпата

(калиевого). Структура основной массы носит несколько промежуточный характер между трахитовой и микропойкилитовой. Среди основной массы рассеяны чешуйки хлорита и рудный минерал.

Вкрапленники представлены плагиоклазом и пироксеном (?).

Плагиоклаз вкрапленников и основной массы — зональный андезин, который (в частности вкрапленников) в ядре и по зонам значительно изменен альбитизацией, хлоритизацией и серицитизацией.

Темноцветный минерал, судя по реликтам и контурам, представлен пироксеном — авгитом и гиперстеном (?), почти нацело замещенным хлоритом, причем по трещинкам кристалла развивается зеленоватый волокнистый минерал (хлорито-серпентин ?).

В основной массе иногда встречаются скопления глинистых минералов, кальцита и хлорита, заполняющие поровые образования породы.

Акцессорные минералы представлены рудным минералом и апатитом.

Химическая характеристика описываемых пород видна из прилагаемой таблицы.

Среди рвущих магматических тел в районе сравнительно большое распространение имеют диорит-порфиритовые образования, которые местами дают вариации в сторону основного типа пород, более приближаясь к габбровым разновидностям. Выходы тел небольшие — от нескольких десятков квадратных метров до 1 кв. км. Они отмечены по дороге Воскепар-Джуджеван у сс. Баганис и Джуджеван, у местности Киранц, в верховьях р. Аксибара, севернее г. Ат-даг.

Возраст пород, учитывая, с одной стороны тот факт, что они у с. Джуджеван прорывают меловые отложения, а с другой, результаты оптического определения возраста плагиоклазов, показывающего 76 ± 2 млн. лет, датируется нами как верхнемеловой.

Макроскопически породы имеют мелкозернистое строение, серый, серо-зеленоватый цвет.

Структура пород порфировая с полнокристаллической структурой основной массы.

Основная масса состоит из призмочек зонального плагиоклаза, изометричных зерен кварца и подчиненного количества ксеноморфного калиевого полевого шпата.

Вкрапленники образованы крупными (1.0—1.5 мм) и мелкими (около 0,5 мм) табличками (характера микровкрапленников) зонального плагиоклаза — андезин и пироксена — авгит.

Ядро плагиоклазовых кристаллов в частности вкрапленников в значительной степени мутное в результате серицитизации, пелитизации и кальцитизации. Авгит частично замещен карбонатом и хлоритом. Из акцессорных отмечаются рудный минерал и апатит.

Выходы основных пород на изученной территории единичны, они небольшими телами встречаются в бассейне р. Аксибара у горы Ат-даг и в окрестностях с. Юкари Аксибара. Макроскопически имеют темносерый — зеленоватый цвет.

Химический состав субвулканических и интрузивных образований
междуречья Агстев-Дебед

№ пр.	SiO ₂	TiO ₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	FeO	MnO	MgO	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	H ₂ O	п.п.п.	Сумма
2049	63,12	0,66	15,37	3,29	2,66	0,06	2,29	2,90	4,25	1,90	0,02	2,75	99,27
2078	56,10	0,66	12,19	10,07	4,53	0,19	2,50	6,49	4,50	1,00	0,06	1,79	100,08
2195	56,84	0,84	17,21	3,09	5,18	0,18	2,49	4,42	4,50	1,55	0,29	3,36	99,93
2024	52,52	1,32	19,56	3,11	5,16	0,22	3,11	4,66	4,50	1,50	0,08	2,67	99,41
2007	50,07	1,32	13,44	6,83	6,96	0,15	5,54	7,10	4,25	1,0	не обн.	2,77	99,43

Образцы взяты: № 2049 — на юго-восточном склоне г. Тапак-Кар, № 2078 у коч. Качал-даг, № 2195 в верховьях р. Аксибара на северном склоне г. Ат-даг № 2024 у с. Баганис, № 2007 на западном конце с. Юкарн Аксибара на дороге.

Анализы выполнены в хим. лаборатории ИГН АН АрмССР аналитиком З. Ш. Гаспарян.

Числовые характеристики пород по А. Н. Заварицкому

№ обр.	a	c	b	s	f'	m'	c'	l	n	t	Q
2049	12,2	3,6	10,9	73,3	50,0	36,1	13,9a'	26,5	77,2	0,7	18,6
2078	11,4	2,4	22,6	63,6	57,3	18,5	24,2	37,6	86,7	0,8	2,0
2195	12,8	5,7	12,6	68,9	64,0	34,9	1,1	21,7	82,0	1,0	6,5
2024	11,3	6,3	18,3	64,4	45,8	30,5	23,7a'	16,6	93,5	1,8	0,2
2007	11,0	4,2	25,0	60,0	43,0	38,3	28,7	12,8	86,0	1,8	-6,4

Название пород: № 2049 — андезито-дацит, № 2078 и 2195 — диорит-порфиристы; № 2007 — диабазовый порфирит.

Структура породы порфировая с полнокристаллической структурой основной массы. Основная масса сложена беспорядочно рассеянными лейстами плагиоклаза, угловатые промежутки между которыми заняты изометрическими зернами пироксена (авгита $cNg=44^\circ$) и изредка измененного оливина; кварц, в ассоциации с калиевым полевым шпатом занимает подчиненное место. Содержание их не превышает 5%. Среди основной массы рассеян аксессуарный рудный минерал и агрегат лучисто-листоватого и скрытокристаллического пренита.

Вкрапленники представлены плагиоклазом и измененным темноцветным минералом. Плагиоклаз вкрапленников сосюритизирован, среди сосюритового агрегата преобладают альбит, хлорит, серицит, пелит с подчиненным развитием эпидота. Лейсты сравнительно слабо изменены.

Темноцветные минералы, как авгит, так и оливин, замещены хлоритом и эпидотовым минералом. Принадлежность их устанавливается по редким реликтам первоначальных минералов, их контурам и продуктам замещения (местами отмечается развитие иддингсита по оливину).

Как видно из вышеприведенной таблицы, субвулканические и интрузивные породы характеризуются нормальной, отчетливо проявленной натриевой щелочностью, что характерно для магматических пород мезозойской формации Сомхето-Кафанской геотектонической зоны.