



The role of xenocrysts, enclaves and syn-plutonic dykes in the interpretation of magmatic evolution of the Alvand plutonic complex with emphasis on geological and mineralogical evidence for magma mingling

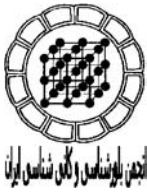
A. A. Sepahi

*Department of Geology, Bu Ali Sina University, Hamedan
E-mail: Sepahi@basu.ac.ir*

(Received: 4/4/2007, in revised form: 8/4/2008)

Abstract: Despite that, in the Alvand complex, the mafic-intermediate rocks (gabbros, diorites and tonalites) are mostly older than felsic rocks (granodiorites and monzogranites), and mineralogical and geochemical discontinuity is seen between them, there are evidence that indicate they have sometimes been co-existed. With the studies on field relationship of rocks, xenocrysts assemblages, synplutonic dykes and their related enclaves I affirm synchronous occurrence of mafic and felsic magmas, in some periods, and I present evidence of magma mingling/mixing between them. Gabbro-dioritic magmas of mantle origin from one side and crustal, anatectic magmas from another side were intruded the area repeatedly and sometimes synchronously, and produced a range of crustal (anatectic), mantle and hybrid rocks. Granitic rocks of crustal origin mostly contain restitic (surmicaceous) enclaves, sillimanite, andalusite, cordierite and garnet xenocrysts and their common mafic mineral is biotite (without any hornblende). Migmatitic rocks containing porphyroblast assemblages resemble the xenocryst minerals of granites occurring near to granites. Mantle type rocks (gabbro-diorite-tonalites) commonly have pyroxene and hornblende as common mafic minerals and surmicaceous enclaves and xenocrysts are not common in them. Hybrid rocks have a set of geological characteristics between crustal and mantle type rocks. Geochemical properties of mentioned rock types are separable from each other and confirm deductions outlined above.

Keywords: *mingling, Alvand, enclave, hybrid, magma, migmatite.*



نقش زینوکریست‌ها، برونومها و دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم در تفسیر تحول ماگمایی مجموعه پلوتونیک الوند: با تاکید بر شواهد زمین‌شناسی و کانی‌شناسی مربوط به آمیختگی ماگمایی

علی اصغر سپاهی

گروه زمین‌شناسی، دانشگاه بوعلی سینا، همدان

پست الکترونیکی: sepahi@basu.ac.ir

(دریافت مقاله 1386/1/15، نسخه نهایی: 1387/1/20)

چکیده: با اینکه در مجموعه الوند سنگهای مافیک-حدواسط (گابروها، دیوریت‌ها، و تونالیت‌ها)، اغلب قدیم‌تر از سنگ‌های فلسیک (گرانودیوریت‌ها و مونزوگرانیت‌ها) هستند، و بین آن‌ها گسستگی کانی‌شناسی و ژئوشیمیایی دیده می‌شود، ولی شواهدی وجود دارد که نشان می‌دهد ماگماهای مافیک و فلسیک در طول حیات خود گاهی همزمان نیز شکل گرفته باشند. با مطالعات روابط صحرایی سنگها، مجموعه زینوکریست‌ها، دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم، و برونومهای منشعب از آن‌ها ضمن اثبات حضور توأم دو نوع ماگمای متضاد (مافیک و فلسیک)، به معرفی شواهد حاصل از در هم شدن و آمیختگی آن‌ها پرداخته شد. ماگماهای گابرویدیوریتی گوشته‌ای از یک سو و ماگماهای آناتکتیک پوسته‌ای از سوی دیگر به صورت پی در پی و گاهی همزمان با هم به منطقه تزریق شده، و طیف گسترده‌ای از سنگهای با خاستگاه پوسته‌ای (آناتکتیک)، گوشته‌ای، و دورگه را ایجاد کرده‌اند. در منطقه مورد مطالعه، سنگهای گرانیتی با خاستگاه پوسته‌ای اغلب حاوی برونومهای رستیتی (سورمیکاسه)، زینوکریست‌های سیلیمانیت، آندالوزیت، کزدیریت، و گارنت فراوان هستند و کانی مافیک آن‌ها تنها بیوتیت است (هورنبلند به هیچ وجه ندارند). در کنار این سنگها گاهی سنگهای میگماتییتی یافت می‌شوند که مجموعه پورفیروبلست‌های درون آن‌ها از نظر جنس و اندازه دانه‌ها شباهت کاملی با زینوکریست‌های داخل گرانیت‌ها دارد. سنگ‌های گوشته‌ای (گابرو-دیوریت-تونالیت‌ها) اغلب دارای پیروکسن و آمفیبول (هورنبلند) بوده و برونومهای سورمیکاسه و زینوکریست‌ها در آن‌ها نادر است. سنگ‌های دورگه دارای مجموعه‌ای از ویژگی‌های زمین‌شناسی بینابین سنگهای پوسته‌ای و گوشته‌ای هستند. ضمناً ویژگی‌های ژئوشیمیایی سنگهای دسته‌های بالا نیز قابل تفکیک‌اند و شواهد بالا را تایید می‌کنند.

واژه‌های کلیدی: در هم شدن، آمیختگی، الوند، برونوم، دورگه، ماگما، میگماتییت.

مقدمه

مجموعه‌ای تازه از شواهد صحرایی، میکروسکوپی، و شیمیایی در مورد حضور توأم و آمیختگی ماگماهای پوسته‌ای و گوشته‌ای-ای ارائه شود. ضمناً شواهدی که در طول سال‌های اخیر در مورد ویژگی‌های صحرایی، سنگ‌شناختی، ژئوشیمیایی، و تابش‌سنجی مجموعه پلوتونیک الوند که در نوشته‌های مختلفی [6-9] آمده‌اند، نیز مورد توجه قرار گرفت. با توجه به اینکه گرانیت‌ها، بخش بزرگ این قسمت عمده مجموعه را می‌سازند، و در کنار بخشی از هاله دگرگونی با میگماتییت‌ها قرار دارند [6] و اینکه سنگ‌ها (میگماتییت‌ها) به ماگماهای آناتکتیک وابستگی

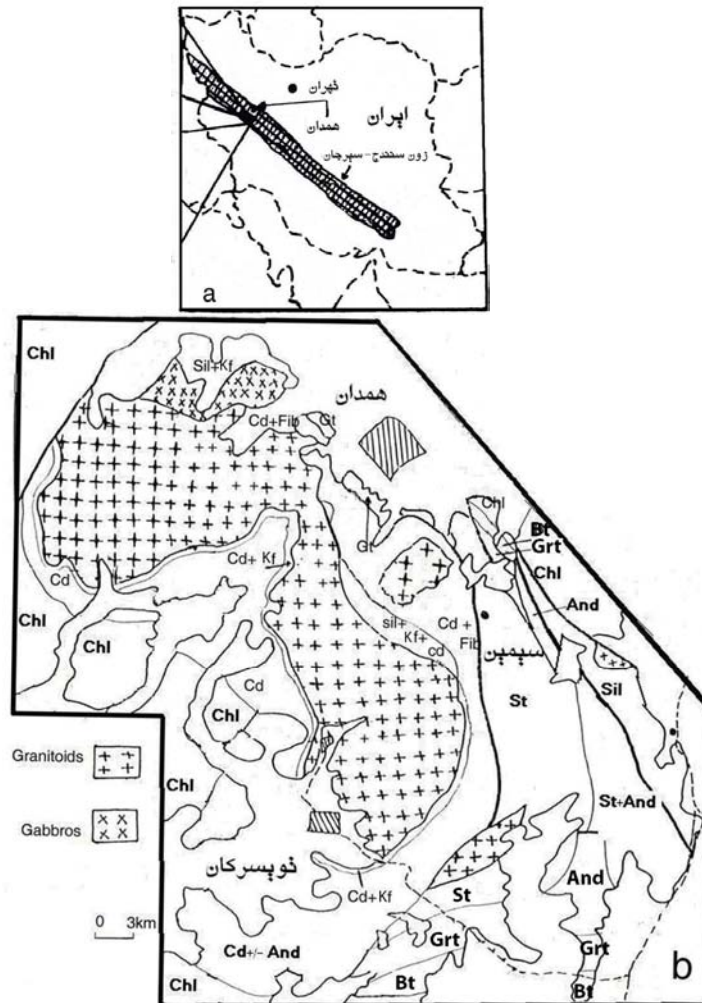
سنگ‌شناسی مجموعه پلوتونیک الوند از دیر باز مورد توجه زمین‌شناسان بوده است [1-6] ولی به دگرگونی ماگمایی، در هم شدن آمیختگی ماگماها در این مجموعه کمتر توجه شده است. وجود سنگهای مافیک و حدواسط (مجموعه گابرو-دیوریت-تونالیت) که نشانی از ماگماتیسم گوشته‌ایست، و وجود گرانیت‌های نوع آناتکسی (S-Type) که ماگماتیسم پوسته‌ای را نشان می‌دهند، حاکی از رخداد دو نوع ماگماتیسم متضاد در مجموعه پلوتونیک الوند است. در این مقاله سعی شده است تا

نقش زینوکریست‌ها، برونومها و دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم در ...

منطقه مورد مطالعه یعنی رشته کوه الوند (همدان)، در زون سنندج - سیرجان قرار گرفته است (شکل 1) که در طول زمان زمین‌شناسی دستخوش فرایندهای ماگماتیسم و دگرگونی بوده است. رخدادهای ماگماتیسم و دگرگونی منطقه اغلب به دوران مزوزوئیک مربوط می‌شود [14، 15، 9]. سن پروتولیت سنگهای دگرگون را متفاوت ذکر کرده‌اند، ولی به احتمال زیاد وابسته به پالئوزوئیک فوقانی تا ژوراسیک است.

دارند، الگوهای ارائه شده [10-13]، در تفسیر رخداد ماگماتیسم آناتکتیک در منطقه بسیار مفید و مورد استفاده بوده‌اند. مطالعه برونومها و زینوکریست‌ها، دایک‌های مرکب، و دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم و نیز بررسی رابطه گرانیته‌ها با میگماتیت‌های کمک شایان توجهی به شناخت نشانه‌های مربوط به وجود ماگماهای گوشته‌ای و پوسته‌ای، هم زمانی آن‌ها (در برخی اوقات)، آمیزش و اختلاط بین آن‌ها کرده است.

موقعیت زمین‌شناسی



شکل 1 نقشه زمین‌شناسی ساده شده منطقه: (a) موقعیت زمین‌شناسی زون سنندج-سیرجان و (b) موقعیت مجموعه پلوتونیک الوند (گابرو و گرانیتوئید در نقشه) همراه با زون‌های دگرگون چشمگیر در منطقه همدان. Chl, Bt, Grt, And, St, Sil, Cd, Fib و Kf به ترتیب عبارتند از زون‌های کلریت، بیوتیت، گارنت، آندالوزیت، استرولیت، سیلیمانیت، کردیریت، فیبرولیت، و پتاسیم فلدسپار. در زون کلریت اغلب سنگها از اسلیت و فیلیت، در زون بیوتیت از میکا شیست، در زون گارنت از گارنت شیست، در زون آندالوزیت از گارنت آندالوزیت شیست، در زون استرولیت از گارنت استرولیت شیست، در زون سیلیمانیت از گارنت سیلیمانیت شیست و در زون کردیریت از کردیریت هورنفلس تشکیل شده‌اند. میگماتیت‌ها در زون سیلیمانیت (کردیریت) - پتاسیم فلدسپار رخمون دارند.

علاوه بر رخداد دگرگونی ناحیه‌ای گرما جنبشی، به سبب نفوذ توده‌های آذرین پلوتونیک در چند نوبت و گرمای ناشی از آن‌ها، سنگهای منطقه چند بار دستخوش دگرگونی مجاورتی نیز شده‌اند، زیرا زمان تزریق توده‌های مختلف گابرویی، دیوریتی، گرانیتی، آپلیتی، و پگماتیتهای مختلف بوده است بنابراین در چند نوبت به سنگهای در برگیرنده خود ضربه گرمایی وارد کرده‌اند. میگماتیتهای و گرانیت‌های آناتکسی، در برخی از مناطق موجب فرا دگرگونی در آنها شده‌اند. تنوع سنگ‌شناسی هم در واحدهای سنگی آذرین و هم در واحدهای سنگی دگرگون بسیار چشمگیر است. از جمله مهمترین سنگهای آذرین می‌توان به الیون گابرو، گابرو، دیوریت، تونالیت، گرانودیوریت، گرانیت، آپلیت، و پگماتیت اشاره کرد [6]. سنگهای دگرگون در رده‌های ترکیبی مختلفی مانند پلیت‌ها، سامیت‌ها، کربنات‌ها، و بازیت‌ها قرار می‌گیرند که در این میان حجم سنگهای پلیتی (متاپلیت‌ها) فراوان‌تر است. اسلیت، فیلیت و میکاشیست‌های دارای گارنت، آندالوزیت، سیلیمانیت، کیانیت و استارولیت، میگماتیتهای و هورنفلس‌ها از فراوان‌ترین سنگهای دگرگون منطقه به شمار می‌آیند. آمفیبولیت، آمفیبول شیست، مرمر و اسکارن‌ها برونزدهای کوچکی را به صورت میان لایه‌هایی میان سنگهای پلیتی تشکیل می‌دهند [6، 16].

دگرگونی ماگمایی و فرایند آمیختگی در ماگماها

تنوع و خاستگاه برونومها و زینوکریست‌ها، انواع دایک‌ها به ویژه دایک‌های مرکب، دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم و دایک‌های آپلیتی-پگماتیتهای و مطالعه میگماتیتهای به عنوان سنگهای وابسته به آبگونی آناتکسی برای تفسیر دگرگونی ماگمایی و آمیختگی ماگماها در منطقه مورد مطالعه مورد توجه قرار گرفته‌اند:

1- اهمیت برونومها در تفسیر سنگ‌زایی در سنگهای میزبان خود و پدیده‌های در هم شدن ماگماها

دیدیه و باربارین [17] در کتابی جامع زیر عنوان "سنگ-شناسی برونومها و گرانیت"، به رده‌بندی انواع برونومها و بررسی اهمیت آنها در تفسیر سنگ‌شناسی سنگهای گرانیتی پرداخته‌اند. با مطالعه برونومها می‌توان شواهدی چگونگی جایگیری ماگماهای گرانیتی، ماهیت سنگ میزبان، سن نسبی توده‌های نفوذی مجاور هم، دینامیک مخازن ماگمایی، پلوتون-

های در حال انجماد، و خاستگاه ماگماهای گرانیتی به دست آورد [17]. ورنون [18-20] زینوکریست‌ها، رستیت‌ها و برونومهای میکروگرانیتوئید را بررسی و اهمیت آن‌ها را در سنگ‌زایی گرانیت‌ها بررسی کرده است. چاپل و وایت [21] ویژگی‌های برونومهای رستیتی را تشریح و مدل رستیت را ارائه داده‌اند.

وجود مجموعه کم نظیری از زینولیت‌های متنوع، برونومهای مافیک، فلسیک ریز دانه، زینوکریست‌ها، و رستیت-ها در سنگهای مجموعه پلوتونیک الوند کمک شایانی بررسی دگرگونیهای ماگمایی آن می‌کند. برونومها و زینوکریست‌های موجود در سنگهای مجموعه پلوتونیک الوند به شرح زیر تنوع زیادی دارند.

الف- برونومهای ریشه گرفته از سنگهای دیواره (میزبان) یا زینولیت‌ها: با توجه به مجموعه پلوتونیک الوند که از تزریق چند باره و پی در پی ماگماها شکل گرفته است، علاوه بر زینولیت‌های سنگهای دگرگون پیرامون خود مانند هورنفلس‌ها، ماسه سنگهای دگرگون، کوارتزیت و غیره حاوی زینولیت‌های فازهای پلوتونیک قدیمی‌تر در درون فازهای پلوتونیک جوان‌تر است. بنابراین سنگهای پلوتونیک جوانتر دارای مجموعه‌ای از زینولیت‌های سنگهای دگرگون دیواره و زینولیت‌هایی از فازهای پلوتونیک قدیمی‌تر از خود هستند. در سنگهای گرانیتی جوان-تر و دیوریت‌ها، زینولیت‌های ریز و درشتی با ابعاد چند سانتی-متر تا چندین متر از این سنگها یافت می‌شود. گاهی مقدار زینولیت‌ها آنچنان زیاد است که به سنگهای گرانیتی منظره‌ای برش خورده (برش ماگمایی) داده است. وجود زینولیت‌های هورنفلس (شکل 2-الف) و سنگهای قدیم‌تر مانند گابروها در درون گرانیت‌های مجموعه پلوتونیک الوند حاکی از ریشه ماگمایی و تزریق گرانیت‌ها به درون پوسته فوقانی است.

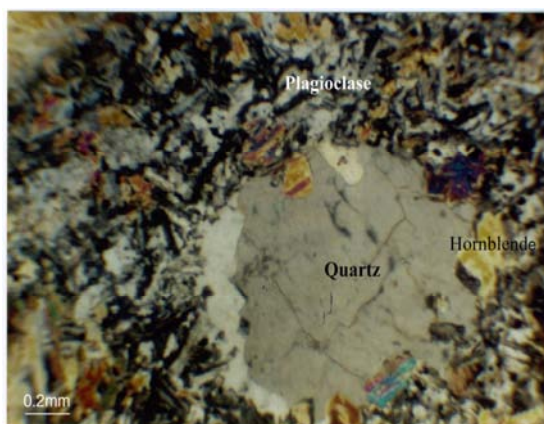
ب- برونومهای مافیک ریز دانه و رابطه آن‌ها با فرآیندهای درهم شدگی ماگماها: برونومهای مافیک یا میکروگرانیتوئیدی با توجه به شواهد ریزساختی خود، احتمالاً حاصل آمیزش ماگمایی (دورگه شدن) هستند. شواهدی مانند وجود زینوکریست‌های کوارتز در بر گرفته با انبوهه‌هایی از کانی‌های ریز دانه (به ویژه کانی‌های مافیک)، مگاکریست‌های پتاسیم فلدسپار که معمولاً در میان پلاژیوکلاز (ساختار راپاکیوی)، و هسته‌های نامنظم و خورده شده کانی پلاژیوکلاز که در برخی

می‌شود. زینوکریست‌های کوارتز ناهمسان دانه با میزبان خود (شکل 3) که اغلب در تونالیت‌های حاصل از دورگه شدن و اختلاط گرانیت‌ها با دیوریت‌ها دیده می‌شوند نیز در دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم و برونومهای حاصل از قطعه قطعه شدن آن‌ها بسیار فراوان‌تر از نقاط دیگر درون پلوتون‌ها است.

برونومهای مافیک دیده می‌شوند، از جمله پدیده‌های نشانگر اختلاط ماگمایی هستند [10]. فراوانی برونومهای مافیک ریز دانه (MME) که به دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم وابسته‌اند (شکل 2-ب و ج)، به تأثیر فرایند دورگه شدن و اختلاط ماگمای اسیدی و بازیک در مقیاس کوچک و بزرگ مربوط



شکل 2 الف) زینولیت‌های هورنفلس در درون گرانیت‌های پورفایروئید، ب) دورنمایی از رخنمون بخشی از یک دایک همزمان با پلوتونیسیم که به برونومهای مافیک قطعه قطعه شده است، ج) نمای نزدیک اجتماعی از برونومهای مافیک ریزدانه که از دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم منشعب شده‌اند. معمولاً ضخامت این دایک‌ها از چند سانتی‌متر تا چند متر متغیر است و به پیروی از آنها برونومهای حاصل نیز گسترش خطی داشته و در زون‌های باریکی گسترش دارند یعنی در کل متن سنگ پراکنده یکسانی ندارند.



شکل 3 تصویر میکروسکوپی زینوکریست کوارتز در یک دایک میکروکوارتز دیوریتی.

گرفته از دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم به روشنی دیده می‌شوند. با توجه به اینکه حجم ماگمای گرانیتی بیشتر و ماگمای دیوریتی کمتر است، لذا ماگمای دیوریتی بیشتر متأثر شده و شواهد بیشتری از در هم شدن ماگماها را حفظ کرده است. زینوکریست‌های کوارتز (و گاهی پلاژیوکلاز) در اندازه‌های درشت (تا حد سانتی‌متر) که گاه با هاله‌ای از کانی‌های مافیک (بیوتیت، هورنبلند، و پیروکسن) همراهی می‌شوند، هم در برونومهای ریشه گرفته از دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم (به ضخامت چند سانتی‌متر تا چند متر)، و هم در برونومهای مافیک ریز دانه دیگر (به مقدار کمتر) دیده می‌شوند، به طوری که می‌توان گذر گاه‌های شاره‌های عبور مذاب‌های سازنده دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم را گذرگاه‌های اصلی در هم شدن ماگماهای مافیک و فلسیک در نظر گرفت.

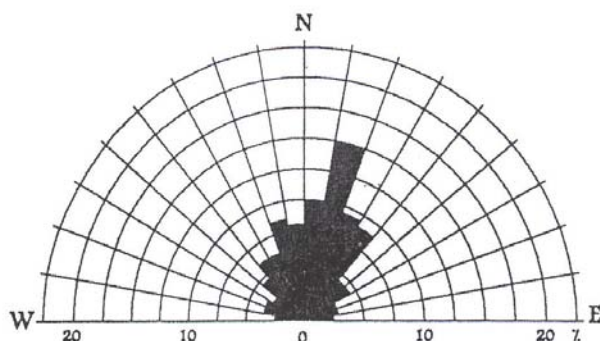
ماگماتیسیم دیوریتی هم حین انجماد ماگمای گرانیتی و هم پس از انجماد سنگ‌های گرانیتی ادامه داشته است، زیرا دایک‌های پیوسته میکرودیوریتی برخی از سنگ‌های پلوتونیک قدیمی‌تر (از جمله گرانیت‌ها) را قطع کرده است.

ترکیب شیمیایی سنگ‌های دو رگه معمولاً بین ترکیب شیمیایی سنگ‌های دیوریتی و گرانیتی قرار می‌گیرد (جدول 1). چنانکه که در جدول 1 آمده است، نمونه‌های سنگ‌های دو رگه که از یک زون درهم شده ماگمایی برداشت شده‌اند، از نظر غلظت عناصر مختلف تا حد زیادی بینابین سنگ‌های اصلی قرار می‌گیرد.

هر چند که برونومهای مافیک ریز دانه گاهی بقایای ذوب بخشی سنگ خاستگاه گرانیت‌ها (به ویژه در گرانیت‌های نوع I) هستند، ولی معمولاً در اثر آمیختگی ماگمایی و دورگه شدن حاصل می‌شوند که به موجب آن یک ذرات مافیکی به صورت پاره‌های ریز و درشت در درون شاره فلسیک پراکنده می‌شوند [11]. هنگامی که شاره فلسیک به حالت نیمه جامد و نسبتاً سخت درآمد، ذرات مافیکی می‌تواند در شکستگی‌های آن تزریق شود، و ضمن مخلوط شدن با آن دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم را شکل می‌دهند. لازم به یادآوری است که بیشترین گواه آمیختگی ماگمایی در مجموعه پلوتونیک الوند در همین دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم مشاهده می‌شود. این دایک‌ها معمولاً به برونومهای مافیک ریز دانه قطعه قطعه شده ولی هم راستای کل دایک هستند (شکل 4).

در میان عوامل گوناگونی که درجه بر هم کنش بین دو ماگمای مافیک و فلسیک را کنترل می‌کنند، حجم نسبی ماگماهای آمیزنده و مرحله تبلور ماگماهای میزبان (معمولاً گرانیتی) از اهمیت ویژه‌ای برخوردارند. با وجود پیچیدگی‌های فیزیکی و شیمیایی به ویژه محدودیت‌های گرمایی، پدیده اختلاط ماگمایی در ایجاد تنوع در ماگماهای گرانیتی پدیده‌ای بسیار مهم به شمار می‌آید [11].

بافت بین دانه‌ای ریز (دولریتی) در بسیاری از برونومهای مافیک ریز دانه (MME) که ترکیب میکرودیوریتی، میکروکوارتز دیوریتی و میکروتونالیتی دارند نشانگر انجماد نسبتاً سریع ماگمای مافیک در درون ماگمای گرانیتی میزبان حین در هم شدن دو ماگما است. این پدیده در برونومهای ریشه



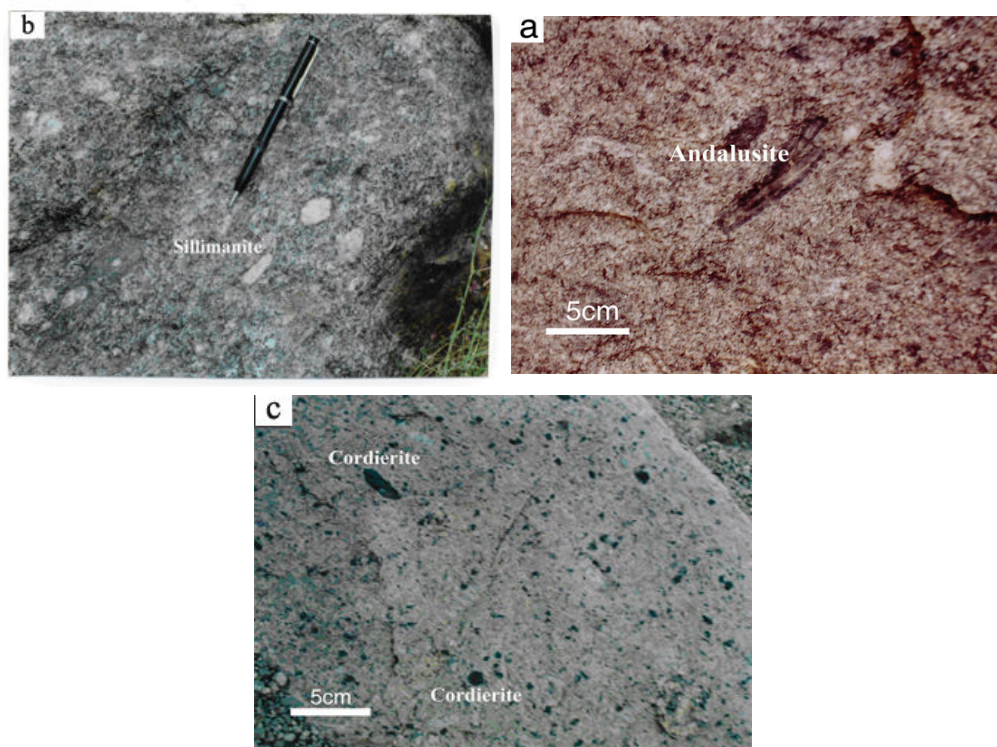
شکل 4 راستای برونومهای مافیک ریزدانه ناشی شده از دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم در نمودار گل سرخی که راستای غالب NNE را نشان می‌دهد.

جدول 1 ترکیب شیمیایی نمونه‌هایی از کوارتز دیوریت (عاری از شواهد اختلاط ماگمایی)، میکروکوارتز دیوریت (دارای شواهد اختلاط ماگمایی): دورگه، دیوریت و مونزوگرانیت برداشت شده از یک زون در هم شده در مجموعه پلوتونیک الوند.

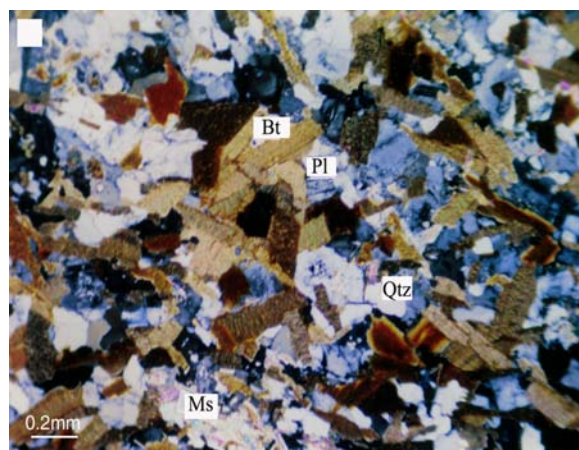
مونزوگرانیت	دیوریت (دورگه)	دیوریت ملانوکرات	میکروکوارتز دیوریت (دورگه)	کوارتز دیوریت	نمونه/اکسیدها و عناصر
67,21	54,78	49,53	57,34	53,02	SiO ₂ %
0,32	1,90	1,93	1,60	1,62	TiO ₂
16,16	18,77	12,85	11,70	15,00	Al ₂ O ₃
4,04	3,97	10,97	12,44	10,70	Fe ₂ O ₃ *
2,22	7,26	9,98	6,42	10,84	CaO
0,46	3,06	7,35	5,71	5,80	MgO
0,08	0,07	0,70	0,14	0,16	MnO
6,32	2,21	1,51	2,35	0,57	K ₂ O
3,26	4,63	1,89	1,86	1,27	Na ₂ O
0,11	0,67	0,46	0,46	0,12	P ₂ O ₅
عناصر کمیاب					
278	316	72	159	128	Zr(ppm)
137	514	339	247	230	Sr
252	253	253	444	201	Ba
329	116	46	105	33	Rb
19	53	63	233	69	Ni
26	137	232	174	258	V
8	3	29	41	41	Co
3	-	20	41	90	Cu
13	65	93	213	162	Cr
238	393	675	1077	300	Cl
1090	-	-	547	368	F

شده سنگهای خاستگاه یعنی سنگهای تهنشستی دگرگون نظیر متاپلیت‌ها و متاسامیت‌های منطقه‌اند. فراوانی این برونومها در گرانیت‌های پورفیروئید (مونزوگرانیت‌ها) می‌تواند به نقش شاره-های آناتکتیک در ایجاد بخش عمده‌ای از شاره‌های گرانیتی باشد، هر چند که وجود برونومهای مافیک ریزدانه (MME) در چنین سنگهایی حاکی از آمیزش شاره‌های گوشته‌ای با این شاره‌های پوسته‌ای (آناتکتیک) است. شدت تأثیر فرایندهای آمیزش ماگمایی از جایی به جای دیگر در درون مجموعه پلوتونیک متغیر است، به طوری که سنگهای با خاستگاه گوشته‌ای محض (گابروها و دیوریت‌ها) سنگهای با خاستگاه پوسته‌ای محض (برخی از مونزوگرانیت‌ها)، و سنگهای دورگه مانند برخی از کوارتز دیوریت‌ها و تونالیت‌ها را می‌توان تا حدودی متمایز کرد.

پ- برونومها و زینوکریست‌های با خاستگاه دگرگون: زینوکریست‌های کانی‌هایی مانند آندالوزیت (شکل 5-الف)، سیلیمانیت (شکل 5-ب)، گارنت، و کردیریت (شکل 5-ج) اغلب حاصل مقاومت کانی‌های بالا طی ذوب بخشی، صعود و جایگیری ماگماهای گرانیتی بوده و از نظر خاستگاه با گرانیت‌های نوع S وابسته‌اند، ولی گاهی هنگام صعود از سنگهای میزبان به درون ماگماها راه یافته‌اند. برونومهای رستیتی که اغلب بقایای ذوب بخشی و شاهد ایجاد ماگماهای آناتکتیک‌اند، معمولاً پر از میکا (سورمیکاسه) هستند و نسبت به سنگ میزبان خود، میکای سیاه (بیوتیت) بیشتر و کانی‌های فلسیک (کوارتز و فلدسپار) کمتری دارند (شکل 6). این برونومها گاهی حاوی کانی‌های دیرگدازی مانند آندالوزیت، سیلیمانیت، و گارنت نیز هستند. به نظر می‌رسد که این برونومها بقایای ذوب



شکل 5 (a) زینوکریست‌های آندالوزیت در گرانیت‌های پورفیروئید، (b) زینوکریست‌های سیلیمانیت در یک گرانیت آناتکسیت (دیاتکسیت) و (c) زینوکریست‌های کوردیریت پنیته شده در گرانیت‌های پورفیروئید.



شکل 6 تصویر میکروسکوپی برونوم غنی از میکا در گرانیت‌های پورفیروئید (به فراوانی زیاد میکا توجه شود).

خود رابطه ژنتیکی داشته باشند، مانند زینوکریست‌های رستیتی که بقایای دیرگداز سنگ مادر در سنگهای گرانیتی آناتکتیک هستند.

زینوکریست‌های کوارتز بی وجه و هضم شده که با کانی-های مافیک در پیرامون خود همراهی می‌شوند در واقع دانه‌های کوارتز نامتعادل‌اند که از یک ماگمای اسیدی آمیخته با ماگمای

ت- نقش زینوکریست‌ها در تفسیر دگرگونی ماگمایی سنگهای پلوتونیک منطقه: زینوکریست‌ها اغلب در اثر تخریب یا واپاشی مکانیکی سنگ دیواره، هنگام جریان یا نفوذ ماگما و یا در اثر اختلاط ماگما با ماگمایی با ترکیب متفاوت (معمولاً در حال انجماد) نتیجه می‌شوند [22]. البته برخی از بلورهایی که از آن‌ها به عنوان زینوکریست یاد می‌شود، ممکن است با میزبان

بلورها در سنگهای گرانیتی منطقه مرسوم است. این حالتها نشانه عدم تعادل ترمودینامیکی بین زینوکریست‌ها و ماگمای در برگیرنده آنهاست.

با توجه به فراوانی نسبی آندالوزیت به عنوان یک کانی فرعی در سنگهای گرانیتی منطقه مورد مطالعه، در اینجا به بررسی بیشتر علل پیدایش و خاستگاه آن پرداخته‌ایم. آندالوزیت یک کانی فرعی در برخی از سنگهای آذرین فلسیک پراومین از جمله ریولیت‌ها، آپلیت‌ها، گرانیت‌ها، و پگماتیت-هاست. با بررسی نمونه‌های سنگهای فلسیک آندالوزیت‌دار در نقاط مختلف جهان، از جنبه معیارهایی نظیر اندازه بلورها، شکل بلورها، نوع نفوذی‌ها و ترکیب شیمیایی، سه دسته آندالوزیت از نظر خاستگاه متمایز شده‌اند که عبارتند از: نوع دگرگونی، نوع ماگمایی، و نوع دگرنهادی [23]. آندالوزیت‌های با خاستگاه دگرگونی به صور مختلف ایجاد می‌شوند که برخی از آنها عبارتند از:

الف) دگرگونی پسروده و تبدیل سیلیمانیت به آندالوزیت.

ب) زینوکریست‌های مشتق شده از سنگهای میزبان.

ج) نوع رستیتی (بقایای دیرگداز از منطقه خاستگاه برخی از سنگهای آذرین فلسیک).

با توجه به قلمرو پایداری آندالوزیت (فشار پایین، دمای پایین) و هم پوشی اندک این قلمرو با گستره فرآیندهای ماگمایی، احتمال اینکه هنگام ذوب بخشی در سطح گسترده، این کانی به صورت رستیت باشد، کم است. برونوبوماهای سورمیکاسه آندالوزیت‌دار ممکن است رستیت‌هایی از محل خاستگاه شاره‌های آاناتکسی باشند [24-26]. ولی در غیاب کانی‌ها و بافت‌های با دما و فشار بالا [27] این برونوبوما زینولیت‌هایی از سنگهای میزبانند هستند که به صورت بخشی هضم شده‌اند نه رستیت‌های واقعی.

شواهدی نظیر عدم تعادل بافتی (وجود حاشیه واکنشی معمولاً غنی از اسپینل) و عدم مشابهت اندازه دانه‌های آندالوزیت/سیلیمانیت با اندازه دانه‌های دیگر موجود در سنگ، از جمله شواهدی هستند که بر خاستگاه زینوکریستی این نوع زینوکریست‌های موجود در گرانیت‌های الوند دلالت می‌کند. برخی از زینوکریست‌های سیلیمانیت احتمالاً خاستگاه رستیتی دارند زیرا بلورهای با اندازه مشابه با آنها در میگماتیت‌های منطقه به فراوانی یافت می‌شوند، و نشانه‌های عدم تعادل و واکنش با شاره در آنها دیده نمی‌شود.

مافیک‌تر، و یا از هضم سنگهای کوارتزار در یک ماگمای مافیک حاصل می‌شوند [22]. اگر هضم سنگهای کوارتزار قابل توجه باشد در این فرایند مقدار سیلیس ماگمای مافیک افزایش می‌یابد و در نتیجه مقداری کوارتز در زمینه سنگ مافیک می‌تواند تبلور حاصل کند.

در مجموعه پلوتونیک الوند وجود زینوکریست‌های فراوان کوارتز در رگه‌های مافیک، که در تعادل با میزبان خود نبوده‌اند، می‌تواند نشانه آمیختگی مواد سازنده رگه‌ها با شاره‌های گرانیتی در حال تبلور باشد (شکل 3). اندازه این زینوکریست‌های کوارتز تنها با اندازه دانه‌های کوارتز در گرانیت‌های پورفیروئید شباهت زیادی دارند و احتمالاً در اثر پراکندگی کانی‌های در حال تبلور از شاره گرانیتی و در هم شدن با شاره‌های مافیک سازنده دایک‌ها حاصل شده‌اند. تزریق هم زمان یا پی در پی ماگمای سازنده سنگهای فلسیک و مافیک در یک شکستگی واحد در منطقه قبلاً گزارش شده است [6].

زینوکریست‌های سیلیکات‌های آلومینیوم‌دار نظیر گارنت، آندالوزیت، سیلیمانیت، و کردیریت توسط پژوهشگران مختلفی [1-3 و 6] در درون گرانیت‌های پورفیروئید منطقه مورد مطالعه، گزارش شده‌اند. این زینوکریست‌ها به دو صورت تشکیل شده‌اند:

- 1- هضم سنگهای متاپلیتی (هورنفلس‌ها و شیست‌های پلیتی) پیرامون توده‌های گرانیتی
 - 2- باقیمانده دیرگداز ذوب بخشی هنگام تشکیل برخی از ماگماهای گرانیتی آاناتکسی
- شواهد تشکیل هر دو دسته زینوکریست به روال زیر دیده شده‌اند:

- 1- تمرکز گارنت در بعضی از نقاط نزدیک به حاشیه توده‌ها و یا در کنار برونوبوماهای هضم شده نشانگر رابطه بین تشکیل گارنت در گرانیت‌ها در اثر هضم سنگ میزبان و برونوبوماست.
 - 2- تمرکز بلورهای گارنت در نقاط دور از حاشیه و در میگماتیت‌های پیرامون توده نفوذی، این نکته را تداعی می‌کند که احتمالاً بسیاری از بلورهای گارنت فاز دیرگداز حاصل از ذوب بخشی هستند نه فاز متبلور از شاره گرانیتی.
- در مورد کانی‌های آندالوزیت (شکل 5-الف)، سیلیمانیت (شکل 5-ب) و کردیریت (شکل 5-ج) نیز هر دو خاستگاه محتمل است. تشکیل اسپینل پیرامون آندالوزیت، پنیته شدن کردیریت، و کلریتی شدن گارنت پیرامون زینوکریست‌های این

کانی‌های مافیک (بیوتیت و هورنبلند) برخی از آن‌ها را در بر می‌گیرد.

ث- برونومهای مرکب: این برونومها از مجموعه دو یا چند برونوم دیگر حاصل شده، و معمولاً حاصل تزریق پی در پی و چند باره ماگماهای مختلف‌اند. از جمله این برونومها می‌توان به برونومهای مرکب از برونومهای مافیک ریزدانه در درون برونومهای میکروگرانیتوئید اشاره کرد که گاهی با زینوکریست‌های آندالوزیت نیز همراهی می‌شوند (شکل 7). این برونومها برای تعیین سن نسبی و خاستگاه سنگ میزبان خود حائز اهمیت‌اند به طوری که از حضور آن‌ها می‌توان چنین استنباط کرد که شماره‌های گرانیتی به ویژه شماره‌های گرانیتی آناتکتیک اغلب پس از انجماد (یا گاهی همزمان با انجماد) بخش‌های مافیک مجموعه پلوتونیک الوند، حاصل شده‌اند.

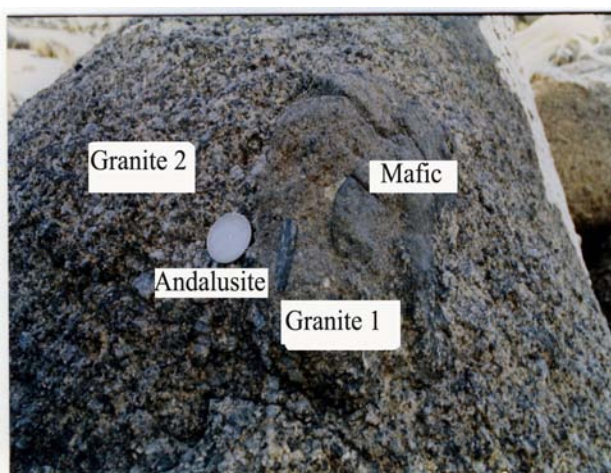
ج- مدل رستیت: این مدل توسط برخی زمین‌شناسان (به ویژه زمین‌شناسان استرالیایی مانند "چاپل")، برای تکوین برخی ماگماهای گرانیتی پیشنهاد شده است. در این مدل ماگماهای گرانیتی مخلوطی از مواد حاصل از ذوب بخشی به همراه برونومها و زینوکریست‌های دیرگداز سنگ خاستگاه در نظر گرفته می‌شوند، یعنی به هنگام ذوب بخشی، بخش‌های ذوب شده و ذوب نشده منطقه ذوب بخشی با هم حرکت کرده، و به افق‌های بالاتر صعود می‌کنند [21]. گاهی سعی شده است که دگرگونی ماگمای گرانیتی با این مدل توجیه شود (حتی ماگماهای گرانیتی که برونومهای مافیک ریز دانه دارند). در منطقه مورد مطالعه گرانیت‌های آناتکسیت که معمولاً از برونومهای رستیتی (سورمیکاسه) و زینوکریست‌های سیلیمانیت، آندالوزیت، و گارنت غنی هستند و کمتر برونومهای مافیک ریز دانه (MME) دارند، تا حدود زیادی با مدل رستیت قابل توجیه‌اند، ولی هنگامی که مقدار برونومهای مافیک ریز دانه زیادند، و به ویژه از دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم منشعب می‌شوند، مدل رستیت برای توجیه آن‌ها کارایی ندارد، و مدل آمیزش ماگمایی ماگماهای فلسیک و مافیک (حدواسط) توجیه بهتری برای خاستگاه برونومهای مافیک ریز دانه و میزبان حاوی آن‌هاست. تزریق دایک‌های میکرودیوریتی در هنگامی که پلوتونیسیم گرانیتی ادامه داشته و ماگمای گرانیتی در مراحل پایان انجماد خود بوده‌اند، سبب تشکیل دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم شده که دسته‌های انکلاو مافیک ریز دانه از قطعه قطعه شدن این دایک‌ها ایجاد شده‌اند.

درون سنگهای دیوریتی علاوه بر زینوکریست‌های کوارتز که معمولاً از اختلاط با ماگمای گرانیتی حاصل شده‌اند، زینوکریست‌های درشت سیلیمانیت و سنگهای پگماتیستی سیلیمانیت‌دار نیز به ندرت یافت می‌شوند. اندازه این بلورها، قابل قیاس با اندازه بلورهای سیلیمانیت در شیست‌ها و میگماتیتهای منطقه است. این برونومها و زینوکریست‌ها از این جهت دارای اهمیت‌اند که رابطه نسبی وقایع دگرگونی و ماگماتیسیم را تا حدودی نشان می‌دهند. با توجه به اینکه این زینوکریست‌ها معمولاً با ماگمای دیوریتی میزبان خود واکنش نشان داده و هاله‌ای غنی از اسپنیل هرسینیتی در پیرامون آن‌ها شکل گرفته است، احتمالاً هنگام صعود ماگما از سنگهای دیواره یا گذرگاه صعود، کنده شده و به درون ماگما راه یافته است، و تعادل ترمودینامیکی با ماگمای دیوریتی نداشته و در نتیجه به طور بخشی ناپایدار شده است. از این پدیده می‌توان استنباط کرد که پیش از تزریق ماگمای سازنده دیوریت‌ها (یا دست کم بخشی از آن‌ها) دگرگونی به اوج خود، یعنی ساخته شدن چند ریختی با دمای بالای سیلیکات آلومینیوم (سیلیمانیت) رسیده است، زیرا این کانی تنها در شیست‌ها و میگماتیتهای و شیست‌های میگماتیستی به صورت بلورهای درشت است و در سنگها دیگر، همچون هورنفلس‌ها بسیار ریز و میکروسکوپی است. در تفهیم موضوع تقدم دگرگونی بر ماگماتیسیم می‌توان از این پدیده استفاده شایانی کرد.

به طور کلی زینوکریست‌های موجود در سنگهای مجموعه پلوتونیک الوند از خاستگاههای گوناگونی سرچشمه گرفته‌اند که مهمترین آن‌ها عبارتند از:

- 1- بقایای ذوب بخشی در محل خاستگاه ماگماها، به ویژه ماگمای آناتکتیک.
- 2- آمیختگی ماگمای بازیک و اسیدی حین تبلور به ویژه در دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم.
- 3- هضم ناقص سنگهای دیواره به وسیله ماگمای تزریق شده به درون آن‌ها.

زینوکریست‌ها در دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم که سرشار از شواهد آمیزش ماگمایی هستند، فراوان‌ترند، و، در اثر نفوذ دایک‌های میکرودیوریتی به درون گرانیت‌های پورفیروئید در حال انجماد دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم با ترکیب کوارتز دیوریتی و تونالیتی حاصل شده‌اند که دارای زینوکریست‌های کوارتز کمی هضم شده و درشت تر از بلورهای دیگرند برخلاف سری تبلور معمولی هستند که پوششی از



شکل 7 یک برونوم مرکب که در بخش داخلی آن برونوم مافیکی ریزدانه، در پیرامون آن گرانیت پورفیروئید ریزدانه دارای زینوکریست آندالوزیت و در خارجی‌ترین بخش گرانیت پورفیروئید (میزبان) دیده می‌شود.

پورفیروئیدند (شکل 9). این دایک‌ها معمولاً از تزریق همزمان و یا پی در پی دو ماگمای گرانیتی و دیوریتی در یک شکستگی ایجاد می‌شوند [28، 29]. از جمله دیگر دایکها، دایکهای همزمان با پلوتونیسیم هستند که هاشمی [30] نیز به آنها اشاره کرده است. این دایک‌ها معمولاً ریز دانه و ترکیب کوارتز دیوریتی و تونالیتی داشته و گاهی درشت بلورهای کوارتز و پلاژیوکلاز در آنها در اثر آمیختگی با میزبان گرانیتی یافت می‌شوند. زمینه این سنگها معمولاً ریز دانه و بین دانه‌ای است و توزیع اندازه دانه‌ها در آنها برخلاف سری تبلور است، یعنی حاوی بلورهای درشت کوارتز و فلدسپار هستند، در حالی که کانی‌های مافیکی آنها ریز دانه‌ترند. راستای اغلب دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم و برونومهای منشعب از آنها شمال شمال شرقی- جنوب جنوب غربی است که می‌تواند به توجیه میدان تنش حاکم بر توده نفوذی حین انجامد کمک کند.

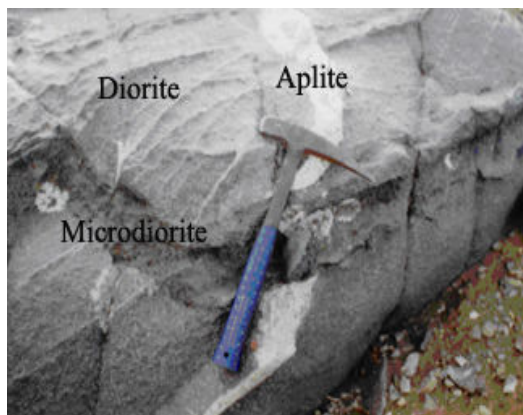
از آنجا که هنگام تزریق دایک‌ها، میزبان گرانیتی در حال تبلور (هنوز کاملاً انجامد نیافته) و تا حدودی متحرک است، و به دلیل حجم ناچیز ماگمای سازنده دایک‌ها نسبت به ماگمای گرانیتی میزبان، معمولاً دایک‌ها به سرعت سرد شده و اختلاط کامل بین آنها و میزبان‌شان صورت نمی‌گیرد، ولی با این وجود، در برخی از دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم، شواهد در هم شدن و دورگه شدن به چشم می‌خورد [30].

2- نقش دایک‌ها در تفسیر دگرگونی ماگمایی مجموعه پلوتونیک الوند

دایک‌های موجود در مجموعه پلوتونیک الوند را می‌توان به چهار دسته؛ دایک‌های فلسیک، دایک‌های مافیکی-حدواسط، دایک‌های مرکب، و دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم تقسیم کرد که از مهمترین آنها می‌توان به دایک‌های آپلیتی و پگماتیتی (از انواع فلسیک) اشاره کرد.

دایک‌های آپلیتی-پگماتیتی معمولاً شکستگی‌های سنگهای گرانیتی و سنگهای دگرگون میزبان آنها را قطع کرده و از چند سانتی‌متر تا چندین متر ضخامت دارند (شکل 8- الف). حجم این دایک‌ها نسبت به میزبان گرانیتی خود بسیار اندک است و گاهی برخی از این دایک‌ها یکدیگر را قطع می‌کنند. دایک‌های مافیکی-حدواسط، سنگهای میزبان متنوع از جمله گرانیت‌ها و آپلیت‌ها را بریده‌اند، و این نشان دهنده تزریق آنها در یک بازه زمانی بلند یعنی پیش و پس از تشکیل گرانیت‌هاست، زیرا در سنگهای میزبان گابرویی، دیوریتی و آپلیتی-پگماتیتی نیز نفوذ کرده‌اند (شکل 8- ب).

دایک‌های مرکب معمولاً از تزریق دو ماگمای نسبتاً متضاد (مافیکی و فلسیک یا تیره و روشن) در یک شکستگی حاصل شده‌اند و به صورت دو واحد سنگی مجزا و یا گاهی آمیخته‌ای برش مانند از آنها دیده می‌شوند. معمولاً جنس سنگهای سازنده این دایک‌ها بیشتر از میکرودیوریت و گرانیت



ب



الف

شکل 8 الف) نمونه دایک‌های آپلیتی-پگماتیتی قطع‌کننده گرانیت‌های پورفیروئید و ب) دایک میکرودیوریتی که سنگ‌های دیوریتی و آپلیتی را قطع کرده است.



شکل 9 دایک مرکب که از تزریق گرانیت‌های پورفیروئید و میکرودیوریت‌ها در یک شکستگی حاصل شده است.

3-میگماتیت‌ها و ماگماهای آناتکتیک

در نیم قرن اخیر میگماتیت‌ها توسط زمین‌شناسان مختلفی مورد بررسی قرار گرفته‌اند [12 و 32-38]. اغلب مسایل ساختاری و ژنتیکی میگماتیت‌ها از سوی زمین‌شناسان بالا مورد توجه ویژه بوده است. با این حال حجم نوشته‌های به چاپ رسیده در مورد میگماتیت‌های ایران، به ویژه میگماتیت‌های منطقه مورد مطالعه، بسیار اندک است.

در برخی از نقاط پیرامون مجموعه پلوتونیک الوند (به ویژه در مشرق این مجموعه) مانند بخش‌هایی از جنوب روستاهای سیمین، ابرو، خاکو، و دره مرادیگ، میگماتیت‌ها، شیبست‌های میگماتیسی، و هورنفلس‌های میگماتیسی گسترش دارند که مطالعات مقدماتی آن‌ها در چند سال اخیر انجام گرفته است

[6, 8, 9]. با اینکه این سنگها دستخوش دگرگونی شدید و ذوب بخشی شده‌اند، ولی گاهی هنوز آثار لایه بندی اولیه در آن‌ها باقی مانده، و با توجه به لایه‌های رسوبی موجود، ماهیت سنگ مادر آن‌ها اغلب پیلیتی، شبه پیلیتی و پسامیتی بوده است. لایه‌های کوارتزیتی تقریباً ماهیت اولیه خود را به طور کامل حفظ کرده‌اند. ساختارهای موجود در سنگهای میگماتیسی متنوع بوده و انواع استروماتیک، آگماتیک، شولن، دیکتیونیتیک، نبولیتیک، و توده‌ای قابل تمیزاند (شکل 10). خاستگاه رگه‌های لوکوسوم سوال برانگیز است، ولی به نظر می‌رسد که به جای یک خاستگاه واحد، بهتر است که چند خاستگاه را برای آن‌ها در نظر بگیریم. از این جهت که در بسیاری از موارد لوکوسوم‌ها همان جای لایه‌های اولیه را به

شده و ذوب نشده (رستیت‌ها و زینوکریست‌های رستیتی) با هم به حرکت درآمده و ماگماهای گرانیتی سازنده گرانیت‌های پوسته‌ای (آنانکتیک) را به وجود آورده‌اند. با توجه به اینکه هنگام آناتکسی هنوز ماگماتیسم گوشته‌ای هم ادامه داشته است، لذا بخش‌هایی از شاره‌های گوشته‌ای و پوسته‌ای آمیزش یافته‌اند که تظاهرات آن‌ها به صورت دایک‌های مرکب، دایک-های همزمان با پلوتونیسیم و برونومهای مافیک ریزدانه است.

به طور کلی سنگ‌های آذرین مجموعه پلوتونیک الوند را می‌توان از نظر خاستگاه ماگمای سازنده آن‌ها به سه دسته تقسیم کرد:

- 1- سنگهای با خاستگاه گوشته‌ای غالب مانند گابروها، دیوریت‌ها و تونالیت‌ها.
- 2- سنگهای با خاستگاه پوسته‌ای غالب مانند بخش‌هایی از مونزوگرنایت‌ها و گرانودیوریت‌ها.
- 3- سنگهای با خاستگاه مختلط (دورگه) مانند برخی از کوارتز دیوریت‌ها، تونالیت‌ها و گرانیت‌ها.

در نگاه کلی سنگهای با خاستگاه گوشته‌ای تنها برونومهای مافیک ریزدانه (MME) دارند، سنگهای با خاستگاه پوسته‌ای اغلب برونومهای سرشار از میکا (سورمیکاسه)، رستیت و زینوکریست‌های کانیهای دیرگداز مانند آندالوزیت، سیلیمانیت و گارنت هستند، سنگهای دورگه که برخی تیره رنگ‌اند (مانند میکروکوارتز دیوریت‌ها و برخی تونالیت‌ها) و معمولاً دارای برونومهای مافیک ریزدانه (MME) و زینوکریست‌های کوارتز هستند. خاستگاه این سنگها اغلب از دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم است. برخی از گرانیت‌های دورگه نیز علاوه بر برونومهای موجود در سنگهای با خاستگاه پوسته‌ای (که در بالا گفته شد)، دارای برونومهای مافیک ریزدانه هستند.

روابط صحرایی فازهای پلوتونیک نشان می‌دهد که ماگماتیسم مافیک گوشته‌ای مقدم بر ماگماتیسم فلسیک پوسته‌ای بوده است، ولی دامنه ماگماتیسم گوشته‌ای به اندازه‌ای طولانی بوده است که طی ماگماتیسم پوسته‌ای و حتی کمی پس از آن نیز ادامه داشته است. همزمانی ماگماتیسم گوشته‌ای و پوسته‌ای (در برخی از زمان‌ها) با مطالعه برونومها، زینوکریست‌ها، دایک‌های مرکب و دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم روشن شده است و سال سنجی حاصل از تابش سنجی مجموعه پلوتونیک الوند و مجموعه‌های مجاور نیز موید این موضوع است (جدول 2).

خود اختصاص داده‌اند، فرآیند تفریق دگرگونی برای تشکیل لوکوسوم‌ها در ذهن تداعی می‌شود. از طرف دیگر به دلیل اینکه گاهی هاله تیره رنگی از کانی‌های مافیک (بیوتیت) در حاشیه لوکوسوم‌ها دیده می‌شود، و لوکوسوم‌ها گره و بطن دارند، ساز و کار ذوب بخشی برای توجیه تشکیل رگه‌های لوکوسوم‌ها پیشنهاد می‌شود (البته ممکن است در نقاطی که درجه دگرگونی برای ذوب بخشی کافی نبوده است، تفریق دگرگونی فرایند موثرتر در تشکیل رگه‌های لوکوسوم باشد).

از نظر کانی‌شناسی مجموعه جالب توجه و متنوعی از کانی‌ها در سنگهای میگماتیستی مثل مجموعه‌های تکی، دوتایی و سه تایی از سیلیکات‌های آلومین (آندالوزیت، سیلیمانیت و کیانیت) یافت می‌شوند، در این سنگ‌ها از روی پایداری آن‌ها تا حدودی شرایط دگرگونی و ذوب بخشی را می‌توان برآورد کرد. با توجه به ترتیب تبلور سیلیکات‌های آلومینیوم در این سنگها که به صورت آندالوزیت --> سیلیمانیت --> کیانیت است مسیر دگرگونیهای فشار-دما-زمان (P-T-t) پاد ساعتگرد بوده است، یعنی در طول زمان دگرگونی و ذوب بخشی متعاقب آن‌ها، فشار (و در نتیجه عمق و ضخامت) افزایش یافته است. کانی‌های شاخص دیگری مانند گارنت و استرولیت (بوژه در نزدیک به رگه‌های آپلیتی - پگماتیستی) نیز در سنگ‌های میگماتیستی حضور دارند. گاهی مجموعه کانی‌های حاصل از دگرگونی پیشرونده و پسرونده به صورت توأم قابل شناسایی است. مثلاً پورفیروبلاست‌های سیلیمانیت که در حاشیه با بیوتیت مجاورند، به مجموعه‌ای از کانی‌های استرولیت ± گارنت ± مسکویت ± کوارتز دگرگون شده‌اند یعنی واکنشهای زیر (که پسرونده‌اند) را می‌توان معرفی کرد:

سیلیمانیت + بیوتیت + آب --> استرولیت + گارنت + مسکویت + کوارتز

سیلیمانیت + بیوتیت + آب --> استرولیت + مسکویت + کوارتز
مجموعه زینوکریست‌های رستیتی (کانی‌های دیرگداز) موجود در دیانکسیت‌ها و گرانیت‌های آناتکسیت موجود در منطقه، اغلب از نظر جنس و اندازه دانه‌ها در حد همان پورفیروبلاست‌هایی است که در سنگهای میگماتیستی فراوانند هستند و در سنگ‌های دگرگون مجاورتی معمول نیستند.

بنابراین به احتمال زیاد، ذوب بخشی که در افق رخنمون یافته و در سنگهای میگماتیستی مراحل آغازین آن به چشم می‌خورد، در اعماق گسترده‌تر بوده و منجر به تشکیل حجم‌های زیادی از شاره‌های آناتکتیک شده است که اغلب بخشهای ذوب



شکل 10 نمایی از برخی از ساختارهای متنوع موجود در میگماتیت‌های جنوب سیمین، همدان. (a) استروماتیک، (b) شولن، (c) دیکتیونیتیک و (d) آگماتیک.

جدول 2 سال سنجی حاصل از تابش سنجی برخی از سنگهای مجموعه پلوتونیک الوند که حکایت از این دارد که ماگماتیسم مافیک دوره زمانی طولانی‌تر داشته است ولی در برخی از دوره‌ها احتمال همپوشی زمانی بین برخی فازهای فلسیک و مافیک وجود داشته است (داده‌ها از ولی زاده و کانتاگرل 1975، برو 1369 و بهاری فر 1383).

مرجع	سن (بر حسب میلیون سال)	روش تعیین سن	نام سنگ
ولی زاده و کانتاگرل (1975)	78-89	Rb-Sr	نوریت
ولی زاده و کانتاگرل (1975)	$89,1 \pm 3$	K-Ar	نوریت
ولی زاده و کانتاگرل (1975)	104 ± 3	Rb-Sr	پگماتیت
ولی زاده و کانتاگرل (1975)	$82,8 \pm 3$	K-Ar	پگماتیت
ولی زاده و کانتاگرل (1975)	68 ± 2	Rb-Sr	گرانیت پورفیروئید
ولی زاده و کانتاگرل (1975)	$(63,8-80,8) \pm 3$	K-Ar	گرانیت پورفیروئید
برو (1369)	64 ± 2	K-Ar	گرانیت پورفیروئید
بهاری فر (1383)	$81,8 \pm 1,9$	K-Ar	گرانیت پورفیروئید
بهاری فر (1383)	$74,7 \pm 1,8$	K-Ar	پگماتیت
بهاری فر (1383)	$73,2 \pm 3,1$	K-Ar	کوارتز دیوریت
بهاری فر (1383)	$135,2 \pm 3,1$	K-Ar	دیوریت

برداشت

[4]- ایرانی م.، "بررسی پترولوژی توده گرانیتی الوند و هاله دگرگونی آن"، پایان‌نامه کارشناسی ارشد. دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی (1372).

[5] صادق‌یان م.، "بررسی پترولوژی سنگ‌های آذرین و دگرگونی منطقه چشمه قصابان همدان"، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه تهران (1374).

[6] سپاهی ع. ا.، "پترولوژی مجموعه پلوتونیک الوند با نگرش ویژه بر گرانیتوئیدها"، رساله دکتری، دانشگاه تربیت معلم تهران (1378).

[7] سپاهی ع. ا.، معین وزیری ح.، "مطالعه انکلاوها و سن نسی توده‌های پلوتونیک در مجموعه پلوتونیک الوند"، مجله علوم دانشگاه تهران، شماره 23 (1378) ص 169-181.

[8] سپاهی ع. ا.، معین وزیری ح.، "یافته‌های نو درباره میگماتیت‌ها و سنگ‌های دگرگونی مجاور مجموعه پلوتونیک الوند"، مجله پژوهشی دانشگاه اصفهان (1380).

[9] بهاری فر ع. ا.، "پترولوژی سنگ‌های دگرگونی منطقه همدان"، رساله دکتری، دانشگاه تربیت معلم تهران (1383).

[10] Vernon R.H., *Crystallization and hybridism in microgranitoid enclave magmas: Microstructural evidence*, J. Geophys. Res., 5, B11 (1990) 17849-17859.

[11] Pitcher W.S., *"The nature and origin of granite"*, Blackie; Glasgow (1993).

[12] Brown M., *The generation, segregation, ascent and emplacement of granite magma: the migmatite - to - crustally - derived granite connection in thickened orogens*, Earth - Science Rev., 36 (1994) 83-130.

[13] Barbarin B., *Mafic magmatic enclaves and mafic rocks associated with some granitoids of the central Sierra Nevada batholith, California: nature, origin, and relations with the hosts*, Lithos, 80, Issues 1- 4 (2005) 155-177.

[14] Valizade M.V., Cantagral J.M., *Premieres donnees radiometriques (K-Ar et Rb-Sr) sur les micas du complexe magmatique du Mont Alvand pres Hamadan (Iran Occidental)*, Comptes Rendus Hebdomadares des Seances de l'Academie des Sciences, Serie D. Sciences Naturelles 281 (1975) 1083-1086.

بخش بزرگ مجموعه پلوتونیک الوند از تزریق فازهای ماگمایی مختلف در مزوزوئیک (بویژه ژوراسیک-کرتاسه) تا ترشیری شکل گرفته و ماگماهای متنوع گوشته‌ای و آناتکتیک در شکل‌گیری آن نقش داشته‌اند. ماگماهای پوسته‌ای (آناتکتیک) با ماگماهای گوشته‌ای گاهی همزمان بوده و از آمیختگی آن‌ها سنگ‌های دورگه حاصل شده‌اند. مجموعه برونومها، زینوکریست‌ها، دایک‌های مرکب و دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم نشان می‌دهند که برخی از سنگهای مجموعه پلوتونیک الوند نظیر مونزوگرانیت‌ها و گرانودیوریت‌ها اغلب ویژگی‌های سنگهای با خاستگاه پوسته‌ای دارند، و یا به مقدار کم در ماگماهای گوشته‌ای ادغام شده‌اند. گابروها، دیوریت‌ها و تونالیت‌ها ویژگی‌های سنگهای با خاستگاه گوشته‌ای محض را دارند و مقدار آرایش آن‌ها ناچیز بوده است. میکروکوارتز دیوریت‌ها و برخی میکروتونالیت‌ها که اغلب در دایک‌های مرکب، دایک‌های همزمان با پلوتونیسیم و برونومهای مافیکی ریزدانه دیده می‌شوند، سرشار از پدیده‌های ناشی از آمیختگی ماگماها هستند. سال سنجی حاصل از تابش سنجی سنگهای این مجموعه نیز همزمان بودن برخی از فازهای پلوتونیک مافیکی و فلسیک را تأیید می‌کند. البته فرآیندهای پس از انجماد نظیر دگرسانی و دگر نهادی نیز سنگهای این مجموعه پلوتونیک را متأثر ساخته‌اند و گاهی ویژگی‌های اولیه آن‌ها را کاملاً دگرگون کرده‌اند.

تشکر و قدردانی

همکاری خانم‌ها سارا مانی کاشانی و راضیه جعفری در ترسیم نقشه و تهیه برخی تصاویر قابل تقدیر است.

مراجع

- [1] زرعیان س.، فرقانی ع.، فیاض ه.، "توده گرانیتی الوند و هاله دگرگونی آن، قسمت اول"، نشریه دانشکده علوم دانشگاه تهران، جلد 3، شماره 4 (1350) ص. 37-47.
- [2] زرعیان س.، فرقانی ع.، فیاض ه.، "توده گرانیتی الوند و هاله دگرگونی آن، قسمت دوم"، نشریه دانشکده علوم دانشگاه تهران، جلد 4، شماره 1 (1351) ص. 23-28.
- [3] زرعیان س.، فرقانی ع.، فیاض ه.، "توده گرانیتی الوند و هاله دگرگونی آن، قسمت سوم"، نشریه دانشکده علوم دانشگاه تهران، جلد 4، شماره 3 (1351) ص. 9-83.

- complex*, Acta Universitatis Carolinae -Geologica, 42 (1998) 35-40.
- [27] Wall V.J., Clemens J.D., Clarke D.B., *Models for granitoid evolution and source compositions*, J. Geology, 95 (1987) 731-749.
- [28] Weibe R.A., *Commingling of contrasted magmas and generation of mafic enclaves in granitic rocks*, In: Didier, J., and Barbarin, B., (eds), *Enclaves and granite petrology*, Elsevier (1991) 393-402.
- [29] Clarke D.B., *Granitoid rocks*, Chapman and Hall (1992) 283 p.
- [30] هاشمی م., "مطالعه فرآیندهای تحول ماگمایی در مجموعه پلوتونیک الوند", پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه بوعلی سینا، همدان (1384).
- [31] Pitcher W.S., *Synplutonic dykes and mafic enclaves*, In: Didier, J., and Barbarin B., (eds), *Enclaves and granite petrology*, Amsterdam, Elsevier (1991).
- [32] Mehnert K.R., *Migmatites and the origin of Granitic rocks*, New York: Elsevier (1968) 393 P.
- [33] Ashworth, J.R., (ed) "Migmatites", Blackie, Glasgow (1985).
- [34] Brown M., Averkin Y.A., McLellan E.L., Sawyer E.W., *Melt segregation in migmatites*, J. Geophys. Res. Solid Earth, 100, B8 (1995) 15655-15679.
- [35] Sawyer E.W., *Melt segregation and magma flow in migmatites: Implications for the generation of granite magmas*, Trans. Royal soci. Edinburgh-Earth Sciences, 87(1-2) (1996) 85-94.
- [36] Sawyer E.W., *Formation and evolution of granite magmas during crustal reworking: the significance of diatexites*, J. Petrology, 39 (6) (1998) 1147-1167.
- [37] Sawyer E.W., *Criteria for the recognition of partial melting*, Phys. Chem. Earth, Part A -Solid Earth and Geodesy, 24 (3) (1999) 269-279.
- [38] Sawyer E.W., *Melt segregation in the continental crust: distribution and movement of melt in anatectic rocks*, J. Met. Geol, 19(3) (2001) 291-309.
- [15] برو ژ., "شرح نقشه زمین‌شناسی چهار گوش باختران", مترجم: علی آقا نباتی، سازمان زمین‌شناسی کشور، (1369) 55 ص.
- [16] بهاری فر ع. ا., "نگرشی نو بر سنگ‌های دگرگونی منطقه همدان", پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه تربیت معلم تهران (1376).
- [17] Barbarin B., Didier J., "Enclaves and granite Petrology", In: Didier, J. and Barbarin, B. (eds), *Enclaves and granite Petrology*, Elsevier (1991) 545-549.
- [18] Vernon R.H., *Restite, xenoliths and microgranitoid enclaves in granites*, J. Proc. Rl. Soci. NSW, 116 (1983) 77-103.
- [19] Vernon R. H., *Interpretation of microstructures of microgranitoid enclaves*, In: Didier, J. and Barbarin, B. (eds) *Enclaves and granite petrology*, Elsevier (1991) 277-291.
- [20] Vernon R.H., "Problems in identifying restite in S-type granites of southeastern Australia, with speculations on sources of magma and enclaves", Canadian Mineralogist, 45 (2007) 147-178.
- [21] Chappell B.W., White A.J.R., *Restite enclave and the restite model*, In: Didier, J. and Barbarin, B. (eds), *Enclaves and granite petrology*, Elsevier (1991) 375-381.
- [22] Best M.G., Christiansen E. H., *Igneous Petrology*, Blackwell (2001) 458 P.
- [23] Clarke D.B. et al., (35 authors), *Occurrence and origin of andalusite in peraluminous felsic igneous rocks*, J. Petrology, 46 (2005) 441-472.
- [24] Didier J., *The main types of enclaves in the Hercynian granitoids of the Massif Central, France*, In: Didier, J. & Barbarin, B. (eds) *Enclaves and granite petrology*, Amsterdam: Elsevier (1991) 47-61.
- [25] Montel J.M., Didier J., Pichavant M., *Origin of surmicaceous euclaves in intrusive granites*, In: Didier, J., and Barbarin B., (eds) *Enclaves and granite petrology*, Amsterdam: Elsevier, 50 (1991) 528-9.
- [26] Gaspar L.M., Inverno C.M.C., *P-enriched peraluminous leucogranites in Barca de Alva - Esscalhao, NE Portugal, A multistage anatectic*