

Study of the effect of the nature of the rodingite forming fluids in the minerals of the rodingite of Nain ophiolite

S. Falahaty, M. Saidi, M. Noghreyan, M. Khalili, Gh. Torabi, M. A. Machizadeh

Department of Geology, Isfahan University
Email: somayehfalahaty@yahoo.com

(Received: 8/4/2008, in revised form: 20/7/2008)

Abstract: Two types of rodingitization (static and dynamic) are observed in the rodingites of the ophiolite north of Nain. Two stages have been occurred in the formation of static rodingites. At the initial stage, epidote, prehnite and hydrogrossular have crystallized respectively at the expense of plagioclase, with the increase of Calcium content rodingite forming fluid. In the advanced stage, xonotlite at the expense of plagioclase, and Mg – chlorite, tremolite and secondary diopside, at the expense of pyroxene, have formed simultaneously with an increase of Si content of rodingite forming fluid. The high content of vein xonotlite, in the dynamic rodingites, shows that the CaO/SiO₂ ratio in the fluid is first close to one, but with time, it reduces to less than one and prehnite and pectolite have crystallized. In the dynamic rodingites, due to the low variations of rock – forming fluids, the mineralogy of dynamic rodingites do not vary much. In contrast, the mineralogy of static rodingites display variation, indicating the changing in composition of rock – forming fluids.

Keyword: *Nain ophiolite, Rodingite, Static rodingites, Dynamic rodingites.*



بررسی تأثیر ترکیب شاره‌های رودنژیت ساز در تکامل کانی‌های موجود در رودنژیت‌های افیولیت نائین

سمیه فلاحتی، معصومه سعیدی، موسی نقره‌ئیان، محمود خلیلی، قدرت ترابی، محمد علی مکی زاده

بخش زمین‌شناسی دانشگاه اصفهان

پست الکترونیکی: somayehfalahaty@yahoo.com

(دریافت مقاله: ۸۷/۱/۲۰، نسخه نهایی: ۸۷/۴/۳۰)

چکیده: در رودنژیت‌های افیولیت شمال نائین، دو نوع رودنژیستی شدن استاتیک و دینامیک مشاهده می‌شود. هم چنین در رودنژیت‌های استاتیک این منطقه، دو مرحله ابتدائی و پیشرفته قابل مشاهده است. در مرحله ابتدائی، به ترتیب کانی‌های اپیدوت، پرهنیت و هیدروگراسولار به خرج پلاژیوکلاز همزمان با افزایش میزان کلسیم در شاره رودنژیت ساز تبلور یافته و در مرحله پیشرفته، کانی زئولیت به خرج پلاژیوکلاز و کلریت منیزیم‌دار، ترمولیت، دیوپسید ثانویه به خرج پیروکسن هم زمان با افزایش میزان سیلیسیم شاره رودنژیت ساز تبلور یافته‌اند. در رودنژیت‌های دینامیکی نیز حضور فراوان زئولیت رگه‌ای نشان می‌دهد که شاره نخست نسبت $\text{CaO/SiO}_2 \sim 1$ داشته است و با گذشت زمان این نسبت کاهش یافته و کانی‌های پرهنیت و پکتولیت شکل گرفته‌اند. عدم تنوع کانی-شناسی در رودنژیت‌های دینامیکی، نشان از تغییرات پائین شاره‌های سازنده این سنگ‌ها دارد. در حالی که تنوع فراوان کانی‌شناسی در رودنژیت‌های استاتیکی، نشان از تغییرات گسترده ترکیب شاره‌های سازنده این سنگ‌ها دارد.

واژه‌های کلیدی: افیولیت نائین، رودنژیت، رودنژیت‌های استاتیک، رودنژیت‌های دینامیک.

مقدمه

دنباله افیولیت شمال نائین در راستای زون گسلی نائین - بافت واقع شده است (شکل ۱). این زون در باختر ایران مرکزی قرار دارد و شامل چندین قطعه جدا از دنباله افیولیتی اقیانوس نئوتتیس است. این افیولیت‌ها بقایای پوسته اقیانوسی هستند و در زمان کرتاسه بالائی تا ائوسن زیرین روی حاشیه ایران مرکزی رانده شده‌اند. پریدوتیت‌های بیشتر سرپانتینی شده، گابرو، دایک‌های صفحه‌ای، پلاژیوگرانیت، بازالت و آهک پلاژیک از واحدهای تشکیل دهنده این افیولیت است [۱].

در افیولیت نائین، دایک‌های رودنژیستی شده در دو منطقه رخمون گسترده دارند. رخمون اول در شمال احمد آباد (شکل ۲A) بین طول جغرافیائی ۱° و ۵۳° خاوری و عرض

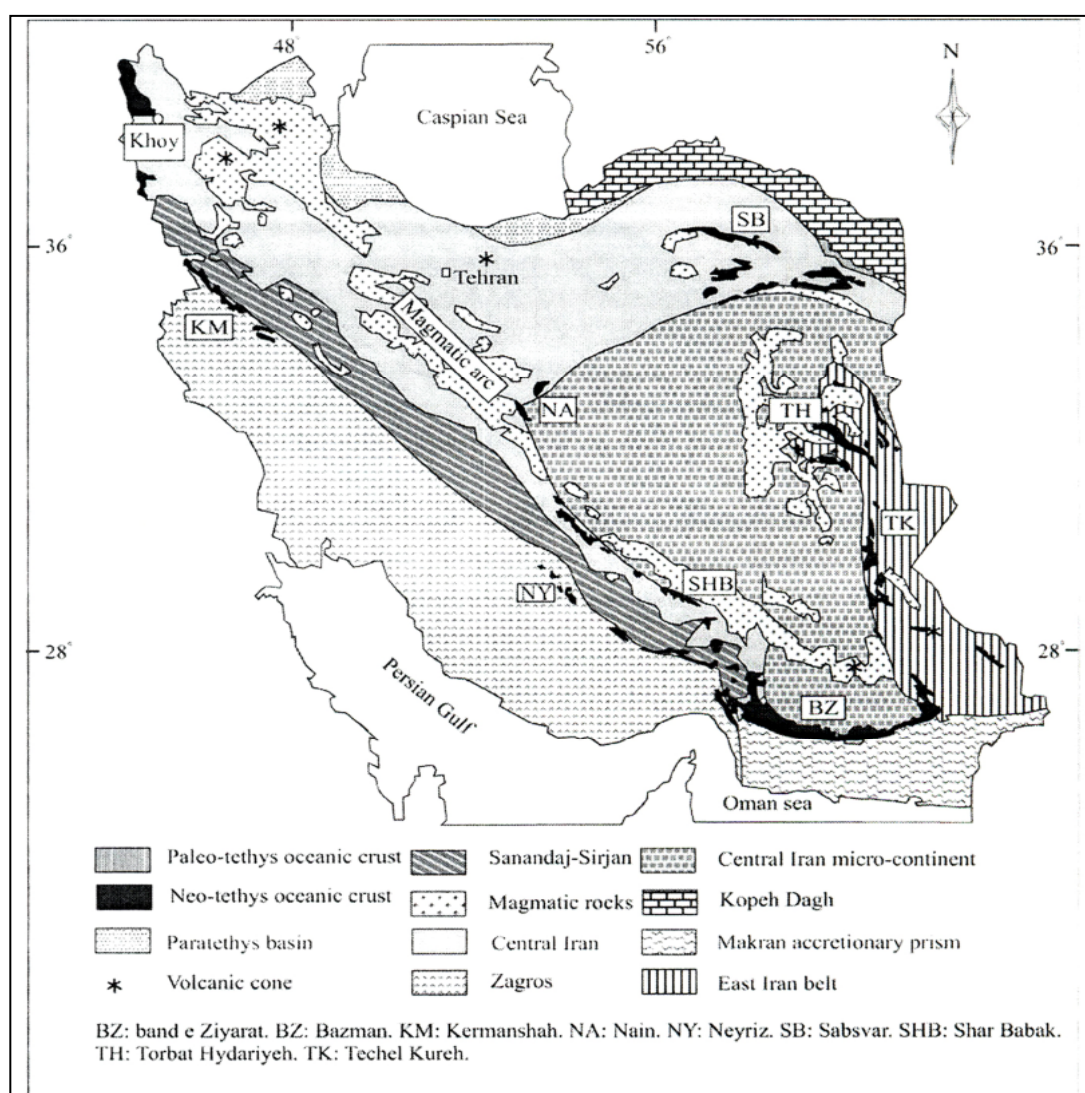
جغرافیائی ۸' و ۳۳° شمالی، و رخمون دوم در منطقه گلی گنگو بین طول جغرافیائی ۸° و ۵۳° خاوری و عرض جغرافیائی ۳° و ۳۳° شمالی واقع شده است. دایک‌های رودنژیستی شده اغلب به رنگ سفید تا کرم و به صورت ساختارهای سوسیسی شکل (بودیناژ) (شکل ۲B) با ضخامت نسبتاً کم (شکل ۲C) در سرپانتینیت‌های این منطقه قابل رؤیت‌اند. سنگ خاستگاه اغلب این سرپانتینیت‌ها در افیولیت نائین، هارزبورژیت است. در دایک‌های رودنژیستی شده با ضخامت زیاد، فرایند رودنژیستی شدن در برخوردگاه دایک با سرپانتینیت به فراوانی دیده می‌شود، در حالی که مرکز دایک تقریباً بدون تغییر باقی مانده است. از طرف دیگر بین بخش رودنژیستی شده دایک و بخش تقریباً سالم آن یک مرز تدریجی است (شکل ۲D)، در صورتی

در جریان سرپانتینی شدن، پیروکسن و الیوین موجود در سنگهای اولترامافیک، کلسیم آزاد می‌شود که این کلسیم قادر به جایگیری در ساختار بلورین سرپانتینیت‌ها نیست، لذا در شاره حاصل از سرپانتینی شدن تمرکز می‌یابد و به دایک‌های بازیکی قطع کننده پریدوتیت‌های سرپانتینیزه هجوم برده و موجب رودنژیتی آنها می‌شود [۳].

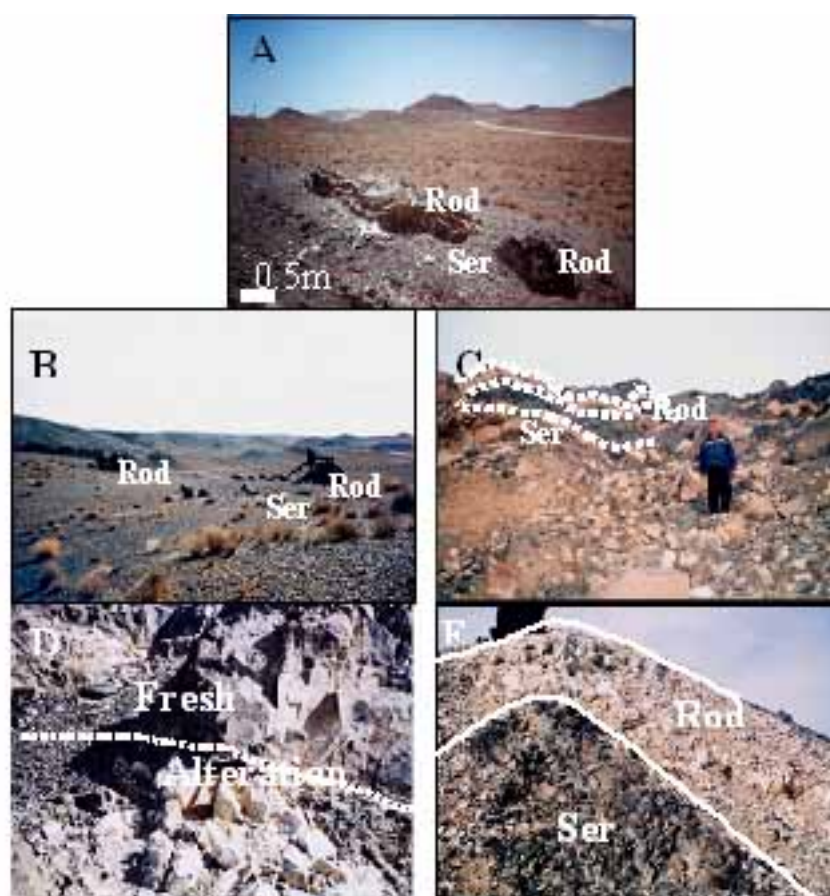
با توجه به این که شاره‌های رودنژیت ساز مسئول شکلگیری کانی‌های موجود در رودنژیت‌ها هستند، بنابراین هر گونه تغییر در ترکیب این شاره‌ها منجر به تغییر در نوع کانی شکل گرفته در این سنگ‌ها خواهد شد که مبحث اصلی این مقاله است.

که برخوردگاه دایک - سرپانتینیت یک مرز تیز است (شکل ۲E). لازم به یادآوری است که دایک‌های رودنژیتی شده با ضخامت زیاد در منطقه به میزان کم یافت می‌شوند.

بنا بر بررسی‌های صورت گرفته، سنگ‌های رودنژیتی از محصولات دگرنهادی سنگ‌های گابروئی، دلریتی، گری واک، گرانیته، داسیتی و شیلی وابسته به مجموعه‌های سرپانتینیتی گسترده محسوب می‌شوند و در برگیرنده کانی‌های کلسیم دار نظیر اپیدوت (زوئیزیت و کلینوزوئیزیت)، پرنهیت، گارنت (بیشتر از نوع هیدروگراسولار)، کلریت Mg دار، دیوپسید ثانویه، ولاستونیت، زئوتلیت (Xonotlite) و ویانگناتیت (Vuagnatite) هستند [۲].



شکل ۱ موقعیت افیولیت‌های ایران [۴]. Khoi: افیولیت خوی، FM: افیولیت فنوج، KM: افیولیت کرمانشاه، BZ: افیولیت باند زیارت، NY: افیولیت نیریز، SB: افیولیت سبزواری، NA: افیولیت نائین، TK: افیولیت چهل کوره، M: افیولیت مشهد، BF: افیولیت بافت، ES: افیولیت اسفندقه، RS: افیولیت رشت، IR: افیولیت ایران‌شهر، SHB: افیولیت شهر بابک.



شکل ۲ تصاویر ماکروسکوپی رودنیت‌های شمال نائین، A ۲ - نمائی از دایک‌های رودنیتی شده شمال احمد آباد، B ۲ - نمائی از ساختار بودیناژ رودنیت‌های شمال نائین، C ۲ - نمائی از دایک‌های رودنیتی شده کم ضخامت موجود در سرپانتینیت‌های افیولیت شمال نائین، D ۲ نمائی از کنتاکت تدریجی بین قسمت رودنیتی و سالم دایک، E ۲ - کنتاکت شارپ بین سرپانتینیت - رودنیت افیولیت شمال نائین.

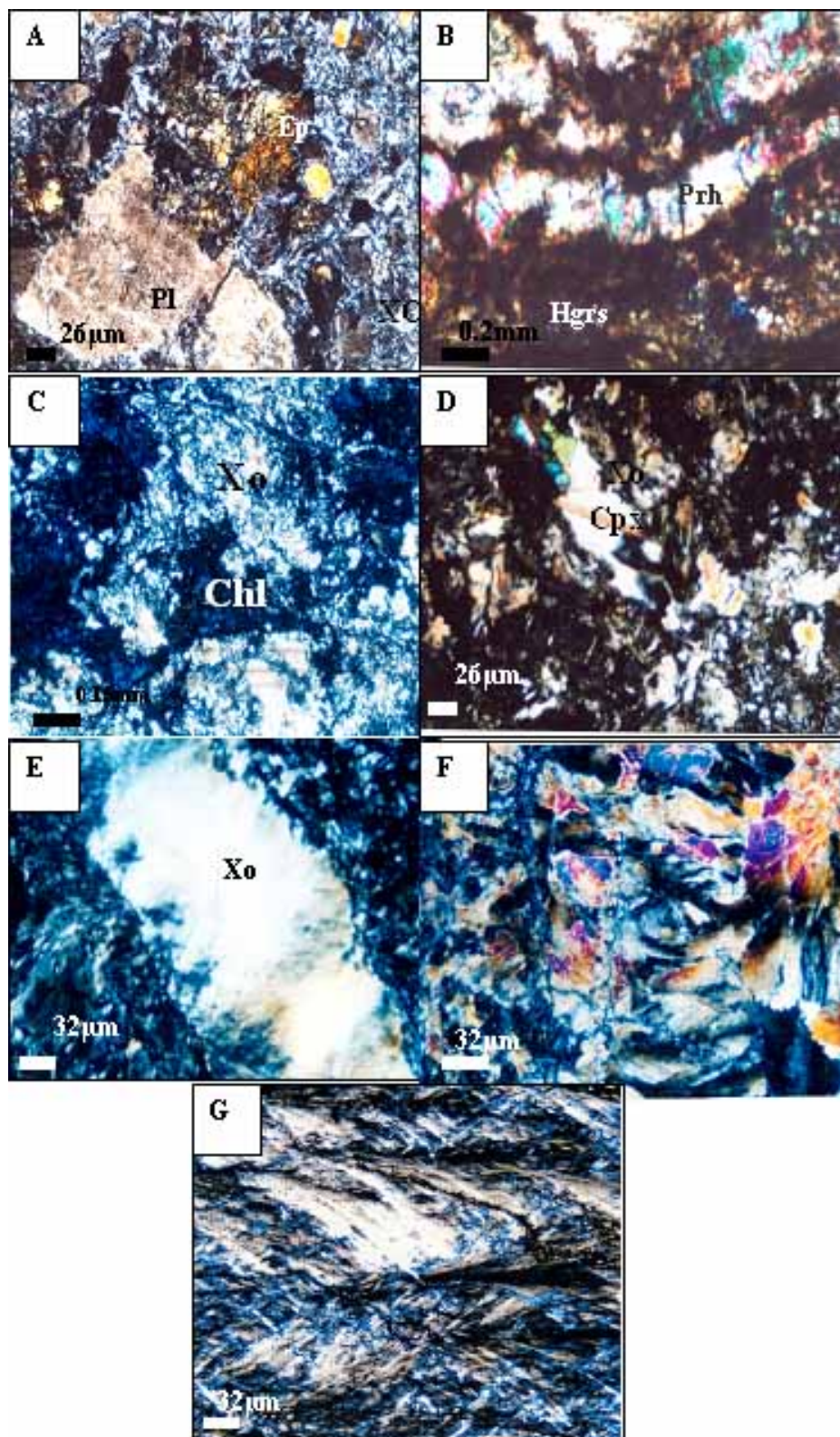
روش مطالعه

به منظور بررسی ترکیب کانی‌های موجود در رودنیت‌های افیولیت نائین، تعداد ۴۰ نمونه از این سنگ‌ها برای تهیه مقطع نازک انتخاب شدند. از این مقاطع نازک، تعداد ۱۰ مقطع به منظور تعیین فرمول ساختاری کانی‌های مورد نظر موجود در آنها انتخاب و پس از تهیه مقاطع نازک صیقلی به دانشگاه تربیت مدرس تهران برای آنالیز EDS فرستاده شدند.

سنگ شناسی

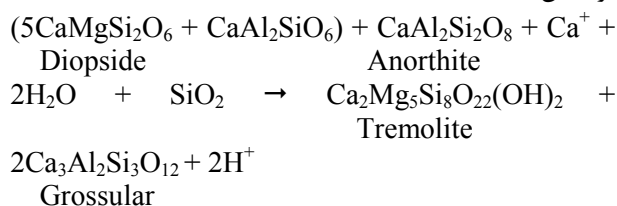
در رودنیت‌های افیولیت شمال نائین، دو نوع رودنیتی شدن استاتیک و دینامیک مشاهده می‌شوند. در رودنیتی شدن استاتیک که با توجه به حضور کانی‌های جانشین مشخص می‌شود، سنگ، بافت اولیه خود را حفظ کرده است [۵] و از لحاظ کانی‌شناسی دو مرحله ابتدائی و پیشرفته را نشان می‌دهد.

مرحله ابتدائی با تبلور به ترتیب اپیدوت (شکل A ۳)، پرهنیت، و هیدروگراسولار جانشینی (شکل B ۳) (واکنش‌های ۱، ۲ و ۳) [۶ و ۷]، و مرحله پیشرفته، با تبلور به ترتیب زونولیت به خرج پلاژیوکلاز (واکنش ۴) و کلریت منیزیم‌دار (شکل C ۳)، ترمولیت و دیوپسید ثانویه جانشینی (شکل D ۳) به خرج پیروکسن (واکنش‌های ۵، ۶ و ۷) [۵] مشخص می‌شود. لازم به یادآوری است که، تشخیص ترتیب تبلور کانی‌ها در مراحل ابتدائی و پیشرفته در این نوع از رودنیتی شدن از طریق مقایسه مقاطع مختلف با درجات متفاوت رودنیتی شدن به دست آمده است. به طوری که در دایک‌هایی که کم رودنیتی شده‌اند، پرهنیت به فراوانی دیده می‌شود که در بعضی بخش‌ها، این کانی‌ها در حال تجزیه به هیدروگراسولارند. در حالی که پیروکسن‌ها تقریباً سالم‌اند و حدود ۵۰ درصد سنگ را تشکیل می‌دهند. حاشیه‌های کانی‌های کلینوپیروکسن نیز در حال تبدیل به ترمولیت هستند.

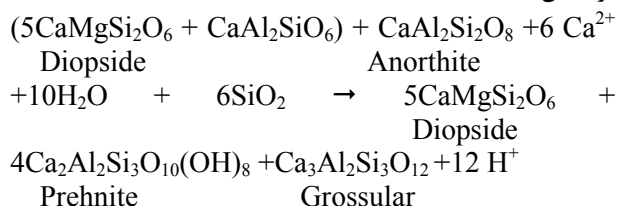


شکل ۳ تصاویر میکروسکوپی رودنژیت‌های افیولیت نائین. A: تبدیل پلاژیوکلاز به اپیدوت B: تبدیل پرهنیت به هیدروگراسولار C: تبدیل پیروکسن به کلریت منیزیم‌دار D: تبدیل پیروکسن‌های اولیه به پیروکسن‌های ثانویه E: زئوتلیت رگه‌ای F: پرهنیت رگه‌ای G: پکتولیت رگه‌ای.

(واکنش ۶)



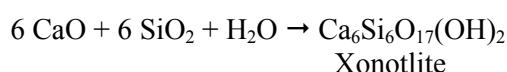
(واکنش ۷)



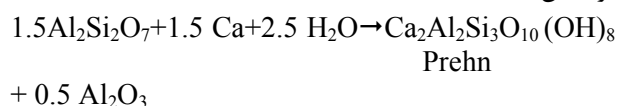
در رودنیت‌ی شدن دینامیکی که بعد از رودنیت‌ی شدن استاتیکی بر سنگ تحمیل شده است و با توجه به حضور کانی-های رگه‌ای مشخص می‌شود، سنگ تحت تأثیر کانی‌های رگه-ای، بافت اولیه خود را از دست داده است و بافت کاتاکلاستیک از خود نشان می‌دهد. کانی‌های موجود در رودنیت‌های دینامیک به ترتیب شامل زنونیت به میزان فراوان (شکل ۳E)، پرهنیت به میزان کم (شکل ۳F) و پکتولیت به میزان بسیار کم (شکل ۳G) (واکنش‌های ۸، ۹ و ۱۰) [۷] است.

رودنیت‌های دینامیک از لحاظ بافت و مکان تشکیل با سرپانتینیت‌های دینامیکی همخوانی دارند. بدین معنا که هردو سنگ دارای بافت اصلی کاتاکلاستیک‌اند و در زمان جایگیری پوسته اقیانوس روی قاره تشکیل شده‌اند [۵].

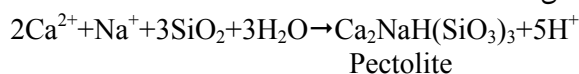
(واکنش ۸)



(واکنش ۹)



(واکنش ۱۰)

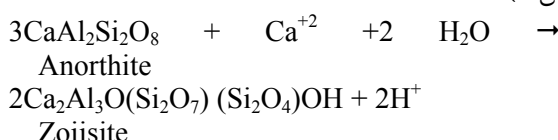


لازم به یاد آوری است که، در تشخیص نوع کانی‌های موجود در هر دو نوع رودنیت‌ی شدن استاتیکی و دینامیکی علاوه بر

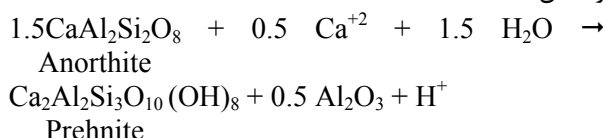
در گابروهای شدیداً رودنیت‌ی شده، هیدروگراسولار حاصل از تجزیه پلاژیوکلازها به مقدار فراوان دیده می‌شود به طوری که حتی سطح کانی‌های کلینوپیروکسن را نیز می‌پوشاند. پرهنیت حاصل از تبدیل پلاژیوکلازها به مقدار کم دیده می‌شوند که نشان دهنده تبدیل تقریباً کامل این کانی‌ها به هیدروگراسولار است. کلینوپیروکسن‌ها نیز تقریباً تماماً به ترمولیت یا دیوپسید ثانویه تبدیل شده‌اند. هیدروگراسولارهای حاصل از تبدیل پلاژیوکلازها، فضای خالی بین منشورهای کلینوپیروکسن‌های اولیه تبدیل شده به ترمولیت را پر کرده‌اند.

رودنیت‌های استاتیک از لحاظ بافت و مکان تشکیل با سرپانتینیت‌های استاتیک همخوانی دارند. بدان معنا که هردو سنگ ضمن حفظ بافت اولیه، دارای بافت گرانوبلاستیک‌اند و تحت تأثیر دگرتهادی زیر کف اقیانوس تشکیل شده‌اند [۵].

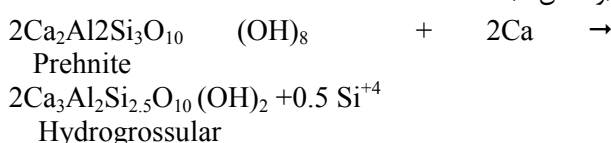
(واکنش ۱)



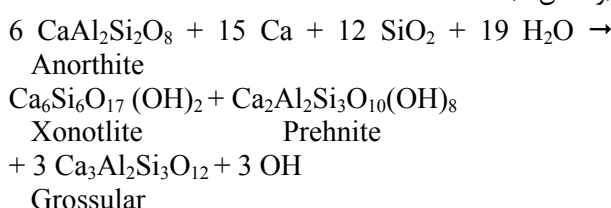
(واکنش ۲)



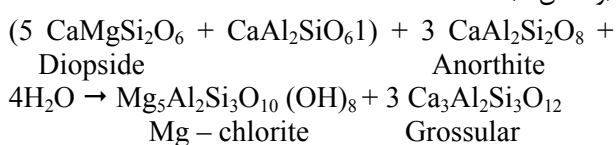
(واکنش ۳)



(واکنش ۴)



(واکنش ۵)



بررسی‌های سنگ‌شناختی، از آنالیزهای EDS نیز کمک گرفته شد.

بحث

در مورد بررسی و در مراحل ابتدائی رودنژیتی شدن استاتیک، به دلیل بالا بودن میزان OH شار (pH در حدود ۱۱) [۲]، هنگام تأثیر این شار بر دایک‌های بازیک، باعث تجزیه کانی‌هایی مانند پلاژیوکلازهای کلسیک - سدیک شده است که در شرایط اسیدی شکل گرفته‌اند. و این کانی‌ها به ترتیب با افزایش میزان Ca شار، به کانی‌های کلسیم داری مانند اپیدوت، پرهنیت و هیدروگراسولار (جدول ۱) تبدیل شده‌اند [۳].

در حالی که شار به پیشرفت رودنژیتی شدن، از لحاظ میزان OH و نسبت $\text{CaO}:\text{SiO}_2$ افت کرده و توانائی خود برای تشکیل کانی‌های کلسیم‌دار را از دست داده است، و از SiO_2 و Al غنی شده است [۸] و کاهش نسبت $\text{CaO}:\text{SiO}_2$ ، به ترتیب موجب تجزیه پلاژیوکلازها به زئولیت و تجزیه پیروکسن‌ها به کلریت منیزیم‌دار (جدول ۲)، ترمولیت و کلینوپیروکسن ثانویه شده است (جدول ۳) [۳]. SiO_2 موجود در مراحل پیشرفته رودنژیتی شدن، احتمالاً به وسیله محیط، به شرط باز بودن سیستم و نیز تعدادی از واکنش‌های سیلیس‌زای صورت گرفته در مراحل ابتدائی رودنژیتی شدن، به شرط بسته بودن سیستم تأمین می‌شود.

بنابراین با توجه به بررسی‌های میکروسکوپی صورت گرفته بر روی مقاطع مورد بررسی، روند رودنژیتی شدن در رودنژیت‌های افیولیت نائین را می‌توان این گونه بیان کرد: در مراحل ابتدائی رودنژیتی شدن، به علت بالا بودن میزان کلسیم شار:

بیشتر پلاژیوکلازها تحت تأثیر تجزیه شدن قرار گرفته‌اند و به کانی‌هایی تبدیل شده‌اند که برای تشکیل به Ca^{2+} بیشتر و SiO_2 کمتر مانند اپیدوت، پرهنیت و هیدروگراسولار، نیاز دارند.

با پیشرفت رودنژیتی شدن به دلیل آن که میزان نسبت $\text{CaO}:\text{SiO}_2$ شار کاهش یافته است:

بیشتر کانی‌های پیروکسن تحت تأثیر تجزیه شدن قرار گرفته‌اند و به کانی‌هایی تبدیل شده‌اند که برای تشکیل به نسبت $\text{CaO}:\text{SiO}_2$ کمتری در مقایسه با کانی‌های شکل گرفته در

مرحله نخست رودنژیتی شدن احتیاج دارند، مانند زئولیت، کلریت منیزیم‌دار، ترمولیت، و دیوپسید ثانویه. سپس یک سیستم بازخورد در محیط ایجاد شده است به این معنا که کانی‌های تشکیل شده در مراحل اولیه، تحت تأثیر شارهای غنی از سیلیس و فقیر از کلسیم مراحل پیشرفته قرار گرفته و به کانی‌های با کلسیم کمتر تبدیل شده‌اند، مانند پرهنیت شدن دوباره هیدروگراسولار [۵]. تکامل کانی زائی در رودنژیت‌های استاتیکی افیولیت شمال نائین، بسیار شبیه به رودنژیت‌های کاشیر^۲ [۹] واقع در بریتیش کلمبیا و رودنژیت‌های کمربرد گرین استون واقع در انتاریو^۳ کانادا است [۳]. با توجه به بررسی‌های میکروسکوپی صورت گرفته روی نمونه‌های مورد بررسی، مشخص شد که، کانی‌های رگه‌ای زئولیت، پرهنیت، و پکتولیت به ترتیب به میزان فراوان، کم و بسیار کم در رودنژیت‌های دینامیکی افیولیت شمال نائین یافت می‌شوند.

حضور فراوان زئولیت رگه‌ای در رودنژیت‌های دینامیکی نسبت به کانی‌های رگه‌ای دیگر نشان می‌دهد که شار سازنده رودنژیت‌های دینامیکی در ابتدا از نسبت $\text{CaO}:\text{SiO}_2 \sim ۱$ برخوردار بوده است (در ساختار کانی زئولیت، نسبت کلسیم به سیلیسیم یک است) ولی با گذشت زمان، این نسبت افت کرده است و به ترتیب کانی‌های پرهنیت و پکتولیت با میزان کم شکل گرفته‌اند (جدول ۴). آن چه مسلم است، بسیاری از کانی‌هایی که در رودنژیت‌های استاتیکی به صورت جانیشینی دیده می‌شوند در حالت دینامیکی به صورت رگه‌ای با نسبت‌های متفاوت و ترکیب شیمیائی تا حدی متفاوت ملاحظه می‌شوند.

بنابراین با در نظر گرفتن نسبت کانی‌های موجود در رودنژیت‌های توده‌ای (استاتیکی) و دینامیکی و نیز با بررسی ترکیب این کانی‌ها می‌توان به میزان متفاوت بودن ترکیب شار هنگام شکل گیری رودنژیت‌های استاتیکی و دینامیکی پی برد [۱۰]. با توجه به این موضوع، حضور فراوان کانی زئولیت در رودنژیت‌های دینامیکی نشان از بالا بودن میزان Ca و Si شار سازنده این سنگ‌ها دارد، در حالی که حضور فراوان پرهنیت و هیدروگراسولار در رودنژیت‌های استاتیک بالا بودن میزان شارهای Si، Ca و Al سازنده این سنگ‌ها را نشان می‌دهد

1 - Cassiar
2- Ontario

بالا در رودنریت‌های استاتیک منطقه از مراحل ابتدائی (اپیدوت، پره‌نیت، هیدروگراسولار) تا مراحل پیشرفته (زنوتلیت، کلریت منیزیوم دار، ترمولیت، دیوپسید ثانویه)، نشان از تغییرات گسترده ترکیب شاره‌های سازنده این سنگ‌ها دارد [۱۲].

[۱۱]. هم چنین تنوع کانی‌شناسی پائین در رودنریت‌های دینامیکی (کانی زنوتلیت در این سنگ‌ها به عنوان فاز اصلی محسوب می‌شود)، نشان از تغییرات کمتر شاره‌های سازنده این سنگ‌ها با گذشت زمان دارد. در حالی که تنوع کانی‌شناسی

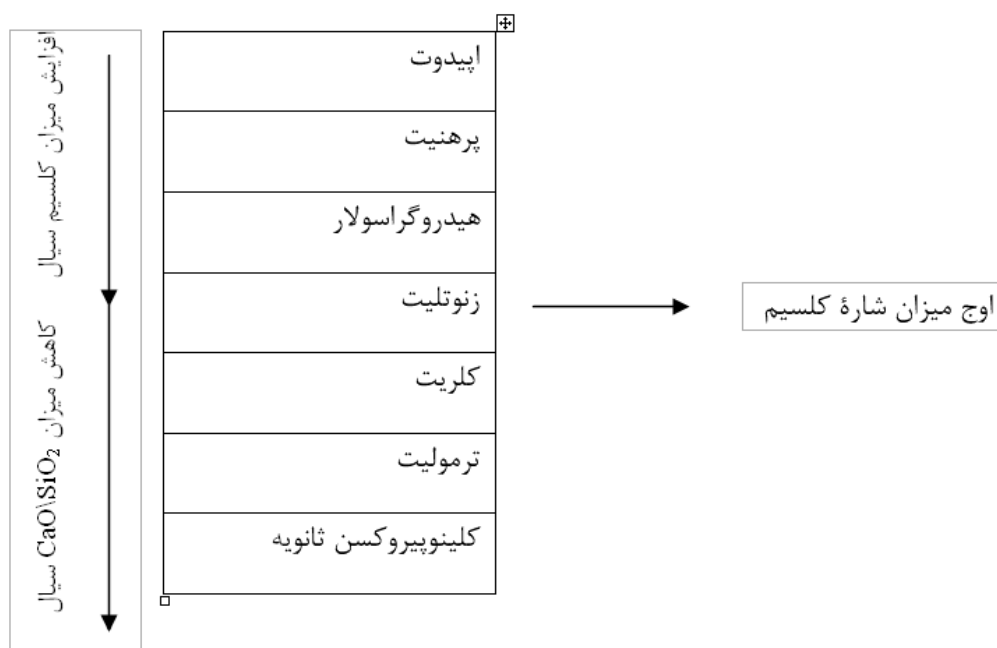
جدول ۱ نتایج آنالیز EDS از کانی‌های گارنت.

Major element	Wt%	Wt%	Wt%	Wt%
SiO ₂	۴۳/۱۴۰	۳۵/۳۸۰	۴۶/۹۶۰	۳۴/۴
TiO ₂	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰
Al ₂ O ₃	۱۲/۰۴۰	۲۰/۵۸۰	۵/۷۷۰	۲۰/۹۴۰
FeO*	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۸۱۰	۰/۵۰۴
MnO	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۱۵۰
MgO	۰/۰۰	۱/۳۶۰	۰/۸۴۰	۰/۰۹۰
CaO	۴۳/۴۵۰	۴۲/۳۰۰	۴۴/۳۶۰	۳۹/۸۷
Total	۹۸/۶۳۰	۱۰۰/۰۰	۹۸/۷۴۰	۱۰۰
Py	۰/۰۰	۴/۲۸۲	۲/۵۳۲	۳/۶۲
Alm	۰/۰۰	۰/۰۰	۱/۳۷	۰/۹۳۹
Gro	۱۰۰/۰۰	۹۵/۷۱۸	۹۶/۰۹۸	۹۵/۱۵۸
Sp	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۲۸۳

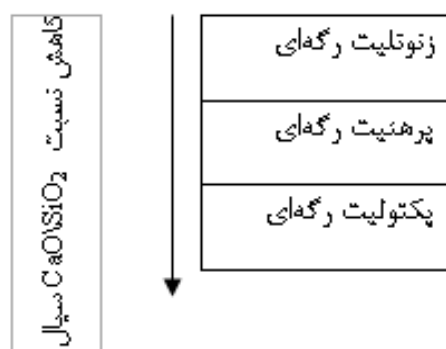
جدول ۲ نتایج آنالیز EDS از کانی کلریت.

element Major	W%	W%
SiO ₂	۳۸/۰۱	۳۵/۴۰
TiO ₂	۰/۰۰	۰/۰۰
Al ₂ O ₃	۱۷/۳۶	۱۹/۶۳
Cr ₂ O ₃	۰/۰۰	۰/۰۰
FeO	۲۴/۰۴	۲۴/۴۵
MnO	۰/۴۸	۰/۵۰
MgO	۱۶/۸۸	۱۶/۹۷
CaO	۰/۵۸	۰/۳۳
Na ₂ O	۰/۰۰	۰/۰۰
Total	۹۷/۳۲	۹۷/۲۸

جدول ۳ تکامل کانی‌های موجود در رودنژیت‌های استاتیکی افیولیت نائین با توجه به تغییرات ترکیب شاره‌های رودنژیت ساز.



جدول ۴ تکامل کانی‌های موجود در رودنژیت‌های دینامیکی افیولیت شمال نائین با توجه به تغییرات ترکیب شاره‌های رودنژیت ساز.



بیشتری نسبت به کانی‌های شکل گرفته در مراحل اولیه نیاز دارند [۱۳] (لازم به یادآوری است که، دمای پایداری کریزوتیل و لیزاردیت کمتر از ۳۵۰ درجه و دمای پایداری آنتی گوریت تا ۵۵۰ درجه می‌رسد) [۲]. با توجه به این مطلب، احتمالاً سیلیس مورد نیاز برای تشکیل کانی‌های موجود در مراحل پیشرفته رودنژیت‌ها و سرپانتینیت‌های استاتیکی به ترتیب از واکنش‌های سیلیس‌زای موجود در مراحل ابتدائی رودنژیت‌ها به شرط بسته بودن سیستم و از محیط به شرط باز بودن سیستم تأمین می‌شود.

همخوانی دمائی بین کانی‌های موجود در رودنژیت‌ها و سرپانتینیت‌های دینامیک نیز وجود دارد. با توجه به جدول (۷)، زنوتلیت، پرهنیت و پکتولیت رگه‌ای موجود در رودنژیت

سرپانتینیت‌ها و رودنژیت‌های استاتیک علاوه بر این که از نظر بافت و زمان تشکیل با یکدیگر همخوانی دارند، از نظر کانی-شناسی نیز با یکدیگر همخوانی نشان می‌دهند که این همخوانی از هر دو جنبه ژئوشیمیائی و دمائی مورد نظر قرار می‌گیرد به طوری که تشکیل لیزاردیت، کریزوتیل، و آنتی گوریت در سرپانتینیت‌ها از لحاظ دمائی و ژئوشیمیائی به ترتیب با تشکیل اپیدوت، هیدروگراسولار، و دیوپسید ثانویه در رودنژیت‌ها همخوانی دارند (جدول ۵) [۱۳]. بر پایه بررسی‌های میکروسکوپیکی صورت گرفته روی رودنژیت‌های منطقه، این همخوانی می‌تواند با توجه به جدول (۶) کامل شود. به این معنا که با پیشرفت درجه رودنژیتی شدن و سرپانتینی شدن، کانی‌هایی شکل می‌گیرند که برای تشکیل به دما و سیلیسیم

بحث بر انگیز است. علی رغم همخوانی‌های دمائی، همخوانی-های ژئوشیمیائی بین کانی‌های موجود در رودنژیت‌ها و سرپانتینیت‌های دینامیکی دیده نمی‌شوند. به این معنا که میزان سیلیسیم ساختاری، به ترتیب از کانی‌های زئولیت به سمت پره‌نیت و پکتولیت افزایش یافته است. در حالی که میزان سیلیسیم ساختاری، از آنتی گوریت - کریزوتیل به کریزوتیل و لیزاردیت کاهش یافته است (آنتی گوریت در مقایسه با کانی‌های دیگر سرپانتین، سیلیسیم بیشتری در ساختار خود جای می‌دهد). به نظر می‌رسد که همین نا همخوانی ژئوشیمیائی بین کانی‌های موجود در رودنژیت‌ها و سرپانتینیت‌های دینامیکی، موجب تشکیل کانی‌های رگه‌ای در رودنژیت‌های دینامیکی شده است، زیرا تبدیل آنتی گوریت به کریزوتیل و لیزاردیت باعث آزاد شدن شاره‌هایی با نسبت تقریباً بالای $\text{SiO}_2 / \text{CaO}$ و تشکیل کانی‌های پره‌نیت و پکتولیت رگه‌ای می‌شود [۱۲].

های دینامیکی منطقه از نظر دمائی به ترتیب با کانی‌های آنتی گوریت - کریزوتیل، کریزوتیل - لیزاردیت و لیزاردیت همخوانی دارند، به عبارت دیگر، دمای تشکیل کانی‌های رگه‌ای از زئولیت تا پکتولیت و دمای تشکیل کانی‌های سرپانتین از آنتی گوریت - کریزوتیل تا لیزاردیت کاهش یافته است. آنتی گوریت شکل گرفته در سرپانتینیت‌های قاره‌ای یا دینامیکی (این آنتی گوریت‌ها با آب‌های دگرگون حاصل می‌شوند) در تماس با آب‌های جوی به کریزوتیل و لیزاردیت تبدیل می‌شود و کلسیم آزاد شده از این تبدیل صرف تشکیل کانی‌های رگه‌ای موجود در رودنژیت‌های دینامیکی می‌شود [۱۴].

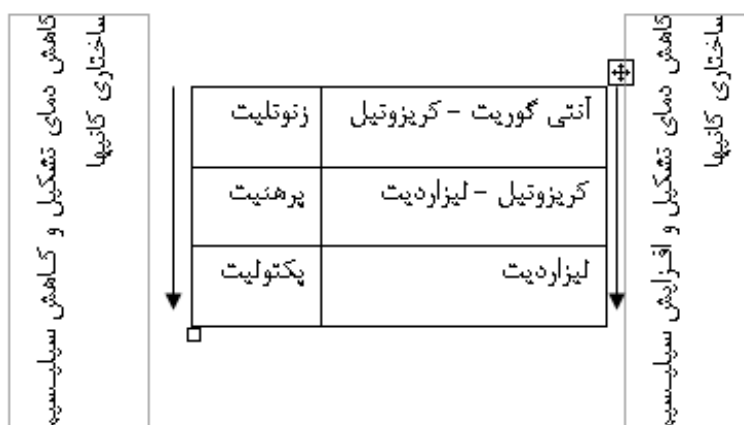
لازم به یادآوری است که، در بررسی‌های میکروسکوپی، اغلب کلینوپیروکسن‌های ثانویه درون رگه‌های زئولیت دیده شده‌اند، در حالی که دمای تشکیل این دو کانی با توجه به همخوانی آنها به ترتیب با کانی‌های آنتی گوریت و آنتی گوریت - کریزوتیل، تفاوت دارد. بنابراین وجود کانی کلینوپیروکسن ثانویه با دمای بالاتر در کانی رگه‌ای زئولیت با دمای پائین تر

جدول ۵ تکامل کانی‌های موجود در رودنژیت‌های دینامیکی افیولیت شمال نائین با توجه به تغییرات ترکیب شاره‌های رودنژیت ساز [۱۳].

لیزاردیت	اپیدوت
کریزوتیل	هیدروگراسولار
آنتی گوریت	دیوپسید ثانویه

جدول ۶ همخوانی دمائی و ژئوشیمیائی بین کانی‌های موجود در رودنژیت‌ها و سرپانتینیت‌های استاتیکی افیولیت نائین.

افزایش دمای تشکیل و میزان سیلیسیم کانیها	اپیدوت	لیزاردیت
	پره‌نیت	لیزاردیت-کریزوتیل
	هیدروگراسولار	کریزوتیل
	زئولیت	کریزوتیل-آنتی گوریت
	کلریت منیزیم دار	آنتی گوریت-کریزوتیل
	ترمولیت	آنتی گوریت-به میزان بسیار کمتر کریزوتیل
	دیوپسید ثانویه	آنتی گوریت
افزایش دمای تشکیل و میزان سیلیسیم کانیها		



جدول ۷ همخوانی دمائی بین کانی‌های موجود در رودنژیت‌ها و سرپانتینیت‌های دینامیکی افیولیت نائین.

برداشت

بررسی‌های میکروسکوپی، وجود دو نوع رودنژیتی شدن استاتیک (به علت حضور کانی‌های جان‌شینی) و دینامیک (به علت حضور کانی‌های رگه‌ای) را در رودنژیت‌های منطقه به اثبات می‌رساند. هم چنین در رودنژیت‌های استاتیک منطقه دو مرحله اولیه و پیشرفته قابل مشاهده است که تنوع کانی‌شناسی، به فراوانی در آنها دیده می‌شود.

با توجه به ارتباط مستقیم بین ترکیب شاره‌های رودنژیت ساز و کانی‌های موجود در رودنژیت‌ها، حضور اپیدوت، پرهنیت و هیدروگراسولار در مراحل ابتدائی رودنژیتی شدن استاتیک، نشان از حضور شاره‌های با مقدار بالای کلسیم دارد و حضور زنوتلیت، کلریت، ترمولیت، و کلینوپیروکسن ثانویه در مراحل پیشرفته رودنژیتی شدن استاتیک، نشان از حضور شاره‌های با مقدار بالای سیلیسیم دارد. هم چنین حضور فراوان زنوتلیت در رودنژیت‌های دینامیکی، نشان از وجود شاره‌های با نسبت $\text{CaO/SiO}_2 \sim 1$ دارد.

تنوع کانی‌شناسی در رودنژیت‌های استاتیک منطقه از مراحل ابتدائی (اپیدوت، پرهنیت، هیدروگراسولار) تا مراحل پیشرفته (زنوتلیت، کلریت منیزیم دار، ترمولیت، دیوپسید ثانویه) نشان از تغییرات گسترده ترکیب شاره‌های سازند این سنگ‌ها دارد. در حالی که عدم وجود تنوع کانی‌شناسی در رودنژیت‌های دینامیک منطقه (حضور فراوان زنوتلیت و حضور نسبتاً پائین پرهنیت و پکتولیت) نشان از حضور شاره‌هایی با

رودنژیت‌های افیولیت نائین"، فشرده مقالات هشتمین همایش بلورشناسی و کانی‌شناسی ایران، (۱۳۷۹) ۴ ص.

ترکیب نسبتاً ثابت در این سنگ‌ها و تغییرات نسبتاً کم آنها دارد.

وجود هر دو پاراژنز مراحل اولیه و پیشرفته رودنژیتی شدن استاتیک و نیز کانی‌های رگه‌ای مربوط به رودنژیتی شدن دینامیک در رودنژیت‌های منطقه، نشان از بالا بودن درجه رودنژیتی شدن در این سنگ‌ها دارد.

مراجع

- [1] Davoudzadeh, M., "Geology and petrology of the area North of Nain, Central Iran", Geological Survey of Iran, Report 14 (1972) 1 – 79.
- [2] Coleman, R. G., "Ophiolites, ancient oceanic lithosphere ?", Springer Verlag Berlin, (1977) 1 – 229.
- [3] Schandle, E. S., D. S., O hanley, and F. J., Wicks, "Rodingites in serpentinized ultramafic rocks of the Abitibi greenstone belt, Ontario", Canadian Mineralogist, (1989) 579 – 591.
- [4] Emami, M. H., M. M., Sadegi, Omrani, S. J., "Magmatic map Iran, Scale 1/1,000,000", Geological Survey of Iran, (1993).
- [5] Sabzehei, M., "Rodingitization of Iranian basic rocks, a new interpretation", Journal of Sciences, 13 (2002) 155 – 160.
- [6] Coleman, R. G., "Low – temperature reaction zones and alpine ultramafic rock of California, Oregon and Washington", U. S. Geology Survey Bulletin, 47 (1967) 1 – 1247.
- [7] فقیهیان، ح، نقره‌ئیان، م، مکی زاده، م. ع، و شرافت، ش، "پیدایش زنولیت‌های دروغین (پکتولیت و پرهنیت) در بخشی از"
- [8] Palandri, J. L., M. H., Reed, "Geochemic models of metasomatism in ultramafic systems: serpentinization, rodingitization, and sea floor

رودنژیتهای افیولیت شمال نائین"، مجموعه مقالات اولین کنگره زمین‌شناسی کاربردی ایران، (۱۳۸۶) ۵ ص.

[۱۲] فلاحتی، س.، "بررسی‌های کانی‌شناسی و سنگ‌شناسی رودنژیتهای مرتبط با افیولیت نائین" پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۶) ۱۲۹ ص.

[13] Schandle, E. S., D. S., O hanley and F. J., Wicks, "Fluid inclusion in rodingite, a geothermometer serpentization", *Economic Geology*, 85 (1990) 1273 – 1276.

[14] Wenner, D. B., "Hydrogen, oxygen and carbon isotopic evidence for the origin of rodingites in serpentized ultramafic rocks" *Geochemica et Cosmochimica Acta*, 43 (1978) 603 – 614.

carbonate chimney precipitation", *Geochemica et Cosmochimica Acta*, 68 (2004) 1115 – 1133.

[9] O Hanley, D.S., E. S., Shandl, and F.J., Wicks, "The origin of rodingites from Cassiar, British Colombia, and their use to estimate T and P (H₂O) during serpentization", *Geochemica et Casmochimica Acta*, 56 (1991) 97 – 108.

[۱۰] ترابی، ق.، سبزه‌ئی، م.، آرائی، ش.، حسن احمد، ا.، هاشم امامی، م.، و محجل، م.، "کانی‌شناسی فازهای مختلف تشکیل رودنژیت در دایکهای مجموعه افیولیتی پروتوزوئیک بالائی شمال انارک"، *مجله بلورشناسی و کانی‌شناسی ایران*، (۱۳۸۳) ۱۳ ص.

[۱۱] فلاحتی، س.، سعیدی، م.، نقره‌ئیان، م.، خلیلی، م.، ترابی، ق.، مکی‌زاده، م. ع.، "بررسی تکامل کانی‌زایی در