

Mineralogical investigation of hydrothermal alterations in the middle part of Taron Mountains – Northwest of Iran

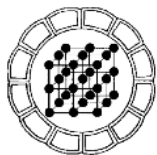
A. R. Ganji

Department of Geology, Islamic AZAD University Lahijan Branch
E-mail: ar_ganji2000@yahoo.com

(Received: 23/6/2004, received in revised form: 14/3/2005)

Abstract: The studied area is a part of Taron Mountains and is located in 40 km north of Zanjan. The area is formed mainly by Tertiary volcano-sedimentary and plutonic rocks, which are mostly altered. Based upon geological setting, the hydrothermal alterations in the area are divided into two groups: (1) Regional alterations consisting of potassic, sericitic and propylitic types. (2) Structurally controlled alterations consisting of three argillic & alunitic types. The mineralogical studies show that, the major minerals characterizing the argillic – alunitic alterations are APS minerals (especially alunite and jarosite) + clay minerals (kaolinite, montmorillonite, illite, mixed-layer illite/smectite) + chlorite + sericite + quartz + gypsum + pyrite, that their quantity, grain size and crystallinity vary in the different alteration types. In order to determine the temperature of argillization, the illite crystallinity factor is used and the results of calculations showed that the formation temperature of illites is about 200 to 240 °C. The results of this study indicate that the argillic-alunitic alterations of studied area considerably resemble high-sulfidation type of the epithermal argillic alterations in the continental arc subduction zones.

Keywords: *Hydrothermal alteration, APS minerals, Illite crystallinity (IC), Taron Mountains.*



بررسی کانی شناختی دگرسانیهای گرمابی بخش میانی رشته کوههای طارم - شمال غرب ایران

علیرضا گنجی

دانشگاه آزاد اسلامی واحد لاهیجان، گروه زمین شناسی

پست الکترونیکی: ar_ganji2000@yahoo.com

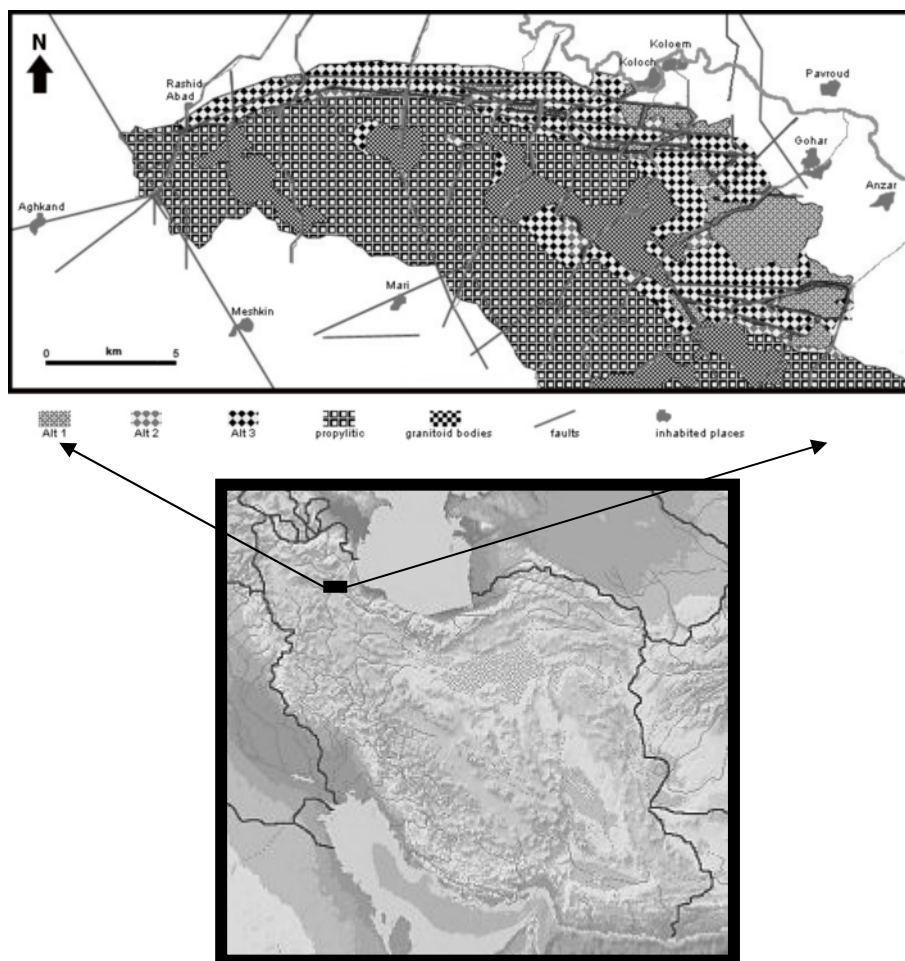
(دریافت مقاله ۸۳/۵/۱، دریافت نسخه نهایی ۸۳/۱۲/۱۳)

چکیده: محدوده مورد بررسی بخشی از رشته کوههای طارم واقع در ۴۰ کیلومتری شمال شهر زنجان است. این محدوده عمدتاً از سنگهای آتشفشانی رسوبی و نفوذی ترشیری تشکیل یافته که غالب آنها دچار دگرسانی گرمابی شده‌اند. به طور کلی دگرسانیهای گرمابی منطقه مورد مطالعه بر اساس جایگاه زمین شناسی در دو گروه اصلی قرار می‌گیرند، (۱) دگرسانیهای گرمابی منطقه‌ای شامل انواع دگرسانیهای پتاسیک، سیرسیتیک و پروپیلیتیک، (۲) دگرسانیهای گرمابی تحت کنترل ساختاری شامل سه نوع دگرسانی آرژیلیک و آلونیتی. بررسی‌های کانی شناختی نشان داد که مهمترین کانیهای انواع دگرسانیهای آرژیلیتی - آلونیتی عبارتند از: کانیهای گروه آلومینیم - فسفات - سولفات (APS) به‌ویژه آلونیت و جاروسیت + کانیهای رسی (کائولینیت، مونتموریلونیت، ایلیت، کانی مخلوط لایه ایلیت/ اسمکتیت) + کلریت + سیرسیت + کوارتز + ژپس + پیریت؛ که مقدار کمی، دانه‌بندی و درجه تبلور آنها در انواع مختلف این گروه از دگرسانیها متفاوت است. برای تعیین دمای دگرسانی آرژیلیزاسیون، از فاکتور درجه تبلور ایلیت (IC) استفاده شد و نتایج محاسبات نشان داد که دمای تشکیل ایلیت بین ۲۰۰ تا ۲۴۰ °C است. نتایج حاصل از این تحقیق حاکی از شباهت زیاد دگرسانیهای آرژیلیتی - آلونیتی منطقه مورد مطالعه با دگرسانیهای آرژیلیک و راگرمای نوع سولفیداسیون بالا در مناطق فرورانش قوسهای قاره‌ای است.

واژه‌های کلیدی: دگرسانی گرمابی، کانیهای گروه APS، درجه تبلور ایلیت، رشته کوههای طارم.

مقدمه

گستره مورد مطالعه در شمال غرب ایران و در فاصله تقریبی مستقیم ۴۰ کیلومتری شمال شهر زنجان در حد فاصل طول‌های جغرافیایی $48^{\circ} 18' 22''$ تا $48^{\circ} 44' 00''$ شرقی و عرض‌های جغرافیایی $37^{\circ} 00' 00''$ تا $37^{\circ} 06' 45''$ شمالی قرار دارد. این محدوده، مستطیلی شرقی - غربی به مساحت تقریبی ۴۷۰ کیلومتر مربع را شامل می‌شود که جزئی از بخش میانی رشته کوه‌های طارم می‌باشد (شکل ۱). هدف از این مقاله بررسی کانی‌شناختی و تغییرات ترکیب کانیها در انواع دگرسانیهای گرمابی موجود در منطقه به‌ویژه دگرسانیهای آرژیلیتی - آلونیتی بوده و با استناد به نتایج به دست آمده، شرایط فیزیکوشیمیایی و چگونگی تشکیل این دگرسانیها مورد بررسی قرار می‌گیرد.

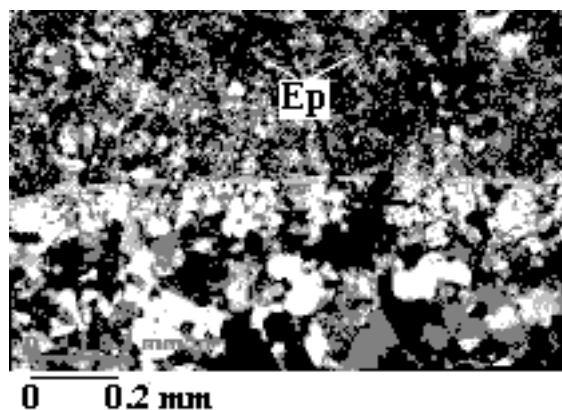


شکل ۱ موقعیت جغرافیایی و نقشه تفکیک پهنه‌های دگرسانی محدوده مورد مطالعه.

روش بررسی

در این بررسی پس از انجام عملیات صحرایی و تهیه نقشه تفکیک پهنه‌های دگرسانی (شکل ۲) بر مبنای داده‌های رقمی سنجنده TM ماهواره لندست به مقیاس ۵۰۰۰:۱، نمونه‌برداری از تمامی مناطق دگرسانی صورت گرفته و از نمونه‌های برداشت شده تعداد ۱۰۰ نمونه مقطع نازک برای مطالعه با میکروسکوپ پلاریزان تهیه شد. همچنین به منظور شناخت دقیق‌تر ترکیب کانی‌شناختی پهنه‌های دگرسانی، به ویژه انواع آرژیلیتی - آلونیتی و شناسایی انواع کانیهای رسی و کانیهای گروه APS، تعداد ۵۶ نمونه به روش پراش پرتو X (XRD) و نیز تعداد ۱۰ نمونه با میکروسکوپ الکترونی روبشی (SEM) مدل LEO-440 مورد بررسی و مطالعه قرار گرفتند. کلیه آزمایشها در مجتمع آزمایشگاهی دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات تهران به انجام رسید. در این راستا، به منظور تهیه نمونه‌های مورد نیاز، تعداد ۱۴ نمونه شاخص مربوط به انواع دگرسانیهای آرژیلیتی - آلونیتی آماده سازی شده و عمل پراکنده سازی آنها در آب مقطر با استفاده از محلول هگزامتافسفات سدیم صورت گرفت. همچنین به دلیل خاصیت اسیدی برخی نمونه‌های آلونیتی، از محلول آمونیاک ۰/۰۱ نرمال نیز استفاده شد. پس از پراکنده‌سازی نمونه‌ها و تهیه سوسپانسیون لازم، از هر نمونه چهار بخش $>2\mu$ ، $>6.3\mu$ ، $>20\mu$ و $>63\mu$ به روش ته‌نشینی جدا شدند. برای تهیه نمونه‌های سم‌گیری شده دو روش به کار گرفته شد: (۱) روش ته‌نشینی روی لام شیشه‌ای و (۲) روش ته‌نشینی در ظرف شیشه‌ای. برای شناسایی و تشخیص کانیهای رسی، پنج نوع نمونه بدین شرح تهیه و به روش پراش پرتو X مورد مطالعه قرار گرفتند:

(۱) نمونه خشک شده در هوا، (۲) نمونه گرم شده تا دمای 375°C ، (۳) نمونه گرم شده تا دمای 550°C ، (۴) نمونه عمل آوری شده با اتیلن گلیکول، (۵) نمونه عمل آوری شده با اسید کلریدریک.



شکل ۲ توف آندزیتی اپیدوتی شده در همبری با میکرو گرانیات (نور xpl)

زمین‌شناسی

منطقه مورد مطالعه، قسمتی از بخش مرکزی زون طارم را شامل می‌شود که بیش از ۹۰٪ سطح آنرا سنگهای آتشفشانی رسوبی و نفوذی ترشیری تشکیل می‌دهند. پی‌سنگ این تشکیلات به احتمال قریب به یقین شامل سازندهای با سن پالئوزوئیک فوقانی و کرتاسه است که در بعضی نقاط به صورت دگرشیبی پوشیده شده‌اند [۱].

قدیمی‌ترین واحد سنگی رخنمون یافته در منطقه، توفها و توفیت‌های معادل سازند کرج با سن احتمالی ائوسن میانی است. این واحد خود دارای تغییرات رخساره‌ای و سنگ‌شناسی است، به طوری که در بعضی موارد قابل برداشت بوده و می‌توان آنها را به صورت واحد سنگی خاصی درون واحد اصلی تعریف کرد. امتداد عمومی این توفها شمال غرب - جنوب شرق بوده و شیب آنها در نقاط مختلف بسته به عملکرد ساختارهای زمین‌ساختی متغیر است. پهنه‌های دگرسانی آرژیلیتی - آلونیتی تماماً در این واحد واقع شده‌اند. در درون توفهای ائوسن در بیشتر محل‌ها گدازه‌هایی با ترکیب بازالتی تا آندزیتی به صورت بین‌لایه‌ای مشاهده می‌شود که همانند توفها، متحمل دگرسانی پروپیلیتی و سریسیتی شده‌اند.

بالاترین بخش از آتشفشان ائوسن در منطقه به صورت سنگهای آندزیتی، تراکی آندزیتی و تراکیتی با میان‌لایه‌های توفی است. این واحد آتشفشانی در تمامی نواحی جنوبی و جنوب غرب منطقه مورد مطالعه رخنمون داشته و ارتفاعات این نواحی را تشکیل می‌دهد. ریخت‌شناسی خشن و ارتفاعات بلند، این سنگها را از دیگر سنگهای آتشفشان ائوسن متمایز می‌سازد.

رخساره الیگوسن در منطقه مورد مطالعه به صورت آذرین بوده و واحد رسوبی در این زمان تشکیل نشده است. به نظر می‌رسد پس از عملکرد فاز فشارشی پیرنه در زمان الیگوسن زیرین، این منطقه به پیروی از سایر مناطق طارم و البرز غربی، دستخوش نفوذ توده‌های آذرین متعدد و مختلف با ترکیب عمومی حد واسط تا اسیدی بوده است [۱].

علاوه بر تشکیل توده‌های نفوذی، گاهی ماگمای سازنده این سنگها از طریق گسل‌ها و شکستگیهای عمیق به مناطق نیمه عمیق و حتی سطحی رسیده و معادل‌های نیمه عمیق و خروجی آنها، از قبیل دایکها و سیل‌های میکروگرانیتی تا ریولیتی با بافت پورفیری و نیز خروجی‌های تراکیتی و داسیتی را به وجود آورده است. توده‌های گرانیتوئیدی فوق‌الذکر، توفها و گدازه‌های ائوسن را قطع کرده و مثل موارد مشابه در سایر مناطق طارم و البرز غربی هر چند به لحاظ ترکیب دارای تفاوت‌هایی هستند، ولی همه آنها را می‌توان مربوط به عملکرد فاز فشارشی الیگوسن زیرین دانست. به عبارت دیگر تشکیل این توده‌های نفوذی در ارتباط با الگوهای چین‌خوردگی واحدهای ائوسن است. ترکیب عمومی توده‌های نفوذی متغیر بوده و به صورت گرانودیوریت، کوارتز مونزودیوریت، کوارتز سینیت، آلکالی گرانیت، گرانیت، میکرو گرانیت و گرانیت تور مالین‌دار (در حاشیه توده‌ها) است. آپوفیزهایی کوچک از جنس توده‌های گرانیتوئیدی اصلی نیز به طور پراکنده در داخل توفها و توفیت‌های واحد قدیمی‌تر دیده

می‌شوند که همبری آنها متحمل دگرگونی درجه پایینی تا رخساره آلبیت، اپیدوت هورنفلز شده است.

جوانترین واحد در محدوده مورد مطالعه رسوبهای کواترنری شامل رسوبهای تراس‌های قدیمی رود خانه‌ای، تراسهای جوان رودخانه‌ای، زمین‌های کشاورزی و رسوبات آبراهه‌ای هستند که به دلیل ریخت‌شناسی خاص کناره رودخانه قزل اوزن در آن محل تشکیل شده و منحصر به مناطق سطحی هستند.

دگرسانی‌های گرمابی

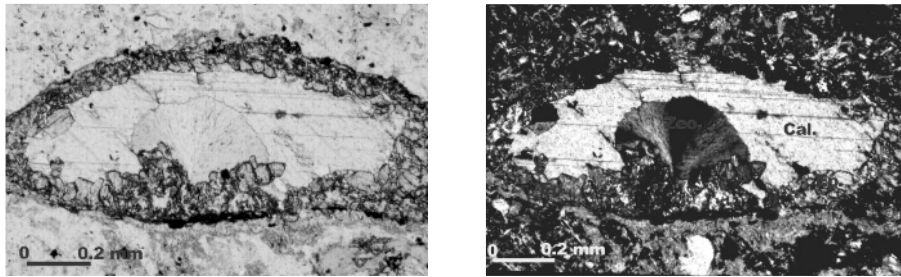
دگرسانی‌های گرمابی منطقه مورد مطالعه بر اساس جایگاه زمین‌شناسی در دو گروه مختلف مورد بررسی قرار می‌گیرند:

- ۱- دگرسانی‌های گرمابی منطقه‌ای، شامل انواع دگرسانی‌های پتاسیک، سریسیتیک و پروپیلیتیک، که این دگرسانی‌ها در ارتباط با نفوذ توده‌های گرانیتوئیدی بوده و به‌صورت موردی در واحدهای سنگ‌شناسی مختلف منطقه و در مجاورت این توده‌های نفوذی گسترش دارند. به غیر از دگرسانی پروپیلیتیک که وسعت قابل توجهی از منطقه را در بر گرفته (شکل ۱). محدوده سایر انواع دگرسانی به دلیل پیچیدگی منطقه و کوچک بودن مقیاس نقشه مشخص نشده‌اند.
- ۲- دگرسانی‌های گرمابی تحت کنترل ساختاری، شامل انواع دگرسانی‌های آرژیلیک و آلونیتی که در آنها مجموعه کانیهای مختلف در پهنه‌های گسلی تشکیل شده‌اند. این نوع دگرسانی‌ها بر اساس شدت دگرسانی و ترکیب کانی‌شناختی غالب به‌ترتیب به سه گروه Alt_1 و Alt_2 و Alt_3 تفکیک شده‌اند که محدوده‌های آنها در نقشه تهیه شده (شکل ۱) مشخص شده است. این دگرسانی‌ها تنها در واحد توف و توفیت‌های ائوسن قرار دارند.

کانی‌شناختی میکروسکوپی دگرسانی‌های گرمابی منطقه‌ای (دگرسانی پروپیلیتیک)

این نوع دگرسانی به‌ویژه در گدازه‌های آندزی بازالتی، آندزیتی و تراکی آندزیتی واحدهای مجاور توده‌های نفوذی گرانیتوئیدی منطقه دیده می‌شود و بیشترین وسعت را بین سایر انواع دگرسانی در منطقه اشغال کرده است (شکل ۱). بخش قابل ملاحظه‌ای از فوقانی‌ترین واحد گدازه‌های آندزیتی ائوسن منطقه که در مجاورت جبهه جنوبی توده‌های گرانیتوئیدی قرار دارند دچار این نوع دگرسانی شده‌اند.

کانیهای عمده قابل تشخیص در این زون دگرسانی عبارتند از: اپیدوت، کلریت، زوئیزیت و کلینوزوئیزیت (حاصل سوسوریتیزاسیون پلاژیوکلازها)، کلسیت و زئولیت (به‌صورت پراکنده حفره‌ها و فضاهای خالی) (شکل‌های ۳ و ۴) و به مقدار جزئی اکسیدهای آهن، سریسیت و کانیهای رسی. برخی از نمونه‌های دگرسان شده حاوی این مجموعه کانیها را می‌توان در سه شکل ۲، ۳ و ۴ مشاهده کرد.



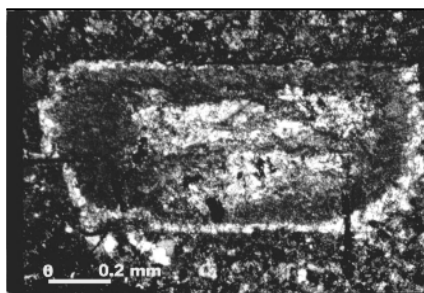
شکل ۳ و ۴ زئولیت، اپیدوت، کلسیت و کانیهای رسی به صورت پراکنده حفره‌ها (نور ppl و xpl)

کانی‌شناختی میکروسکوپی دگرسانیهای گرمابی تحت کنترل ساختاری

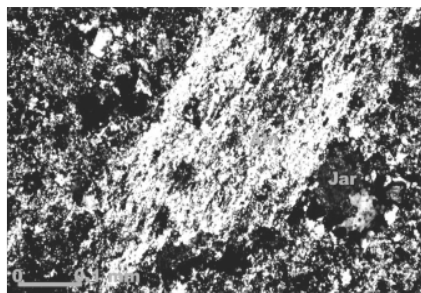
این دگرسانیها در راستای نواری به طول تقریبی ۳۰ کیلومتر و عرض متغیر از چندین متر تا حداکثر ۲ کیلومتر در امتداد زون گسله امتداد لغز اصلی منطقه قرار گرفته‌اند و امتداد عمومی آنها به تبعیت از این گسله شرقی - غربی است. چنانکه در شکل ۱ مشاهده می‌شود پهنه‌های مربوط به این نوع دگرسانیها دقیقاً مرتبط با مناطق گسلی بوده و مشاهدات صحرایی نشان می‌دهد که دگرسانیهای مذکور در مجاورت بلافاصله سطوح گسلی رخ داده و در یک واحد سنگ‌شناسی خاص به تدریج با دور شدن از سطح گسل از شدت دگرسانیها کاسته می‌شود. این نوع جایگیری و ارتباط مکانی محدوده‌های دگرسانی با زون گسله باعث شده که نگارنده این نوع دگرسانیها را با عنوان "دگرسانیهای گرمابی تحت کنترل ساختاری" نامگذاری کند، زیرا بی‌تردید کانال‌های عبور ایجاد شده تحت تأثیر این گسل خوردگی عمیق، مجاری مناسبی برای چرخه محلول‌های گرمابی در سنگهای توفی بوده و نهایتاً سبب شکل‌گیری این نوار دگرسانی شده‌اند. به لحاظ نوع دگرسانی، پهنه‌های دگرسانی عمدتاً مشتمل بر دو نوع آرژیلیتی و آلونیتی هستند که به جهت قرابت مکانی و ژنتیکی با همدیگر تحت یک عنوان دگرسانی آرژیلیزاسیون مورد بررسی قرار می‌گیرند. همانطور که پیش از این نیز گفته شد، در منطقه مورد مطالعه سه نوع دگرسانی آرژیلیزاسیون با عناوین Alt₁، Alt₂ و Alt₃ تفکیک و مشخص شدند (شکل ۱) که تقریباً آنها را می‌توان معادل دگرسانیهای آرژیلیک پیشرفته، متوسط و ضعیف در نظر گرفت. مطالعات میکروسکوپی نشان داد که نمونه‌های مربوط به دگرسانی نوع Alt₁ غالباً طوری دگرسان شده‌اند که بافت و کانیهای اولیه سنگ مادر در آنها تقریباً غیرقابل تشخیص است و فلدسپاتهای سنگ به شدت آرژیلیتی شده‌اند. تا آنجا که اثری از شکل اولیه و ماکل آنها باقی نمانده است (شکل ۵). نمونه‌های دگرسانی نوع Alt₂ طوری دگرسان شده‌اند که بافت اولیه مادر در آنها حفظ شده و نیز کانیهای اولیه سنگ شکل و ماهیت اولیه خود را محفوظ نگه داشته‌اند (شکل ۶). در نمونه‌های دگرسانی نوع Alt₃ ساخت، بافت و ترکیب کانی‌شناسی سنگ مادر محفوظ باقی مانده است و برخی کانیها (مثل فلدسپاتها) به‌طور جزئی دگرسان شده‌اند (شکل ۷).

دگرسانی نوع Alt_1 با پارائنز کانیهای رسی به‌ویژه کائولن + کانیهای گروه آلومینیم - فسفات - سولفات (APS) + کوارتز + ژپس + انیدریت + پیروفلیت + اکسیدها و هیدروکسیدهای آهن + پیریت‌های اکسیده شناخته می‌شوند (شکل‌های ۸ تا ۱۳). فرمول عمومی کانیهای گروه آلومینیم - فسفات - سولفات به‌صورت $AB_3(XO_4)_2(OH)_6$ است که در آن $A : Na, K, U, Cu, Pb, Br, Sr, B, Al, Fe, Cu, Zn$ و $X : S, P, As$ است. این گروه کانیها تحت سریهای هم‌ساختار^۱ آلونیت - جاروسیت قرار می‌گیرند که به‌طور گسترده‌ای در شرایط هیپوژن و سوپرژن تشکیل می‌شوند [۲].

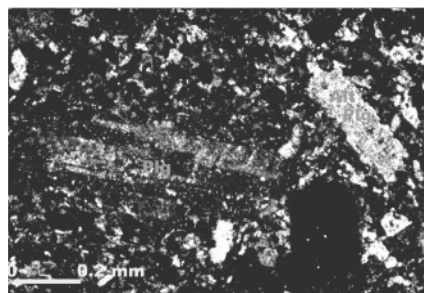
پهنه‌های دگرسانی نوع Alt_2 با پارائنز کانیهای رسی به‌ویژه کائولن + سریسیت + کوارتز + کلسیت + اکسیدها و هیدروکسیدهای آهن + مقادیر بسیار کمی کانیهای گروه APS مشخص می‌شوند (شکل ۵) و بالاخره پارائنز کانیهای دگرسانی در پهنه‌های Alt_3 نیز به همین ترتیب است با این تفاوت که مقدار این کانیها بسیار کاهش یافته و شدت دگرسانی سنگهای مادر ضعیف است به طوری که کانیهای اولیه سنگ نیز در آنها قابل تشخیص است (مثل فلدسپاتها و پلاژیوکلازهای نیمه دگرسان شده از نوع سریسیتی).



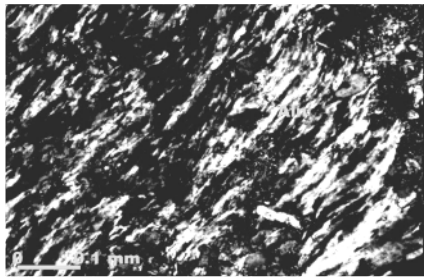
شکل ۶ پلاژیوکلاز کائولینی شده (نور xpl).



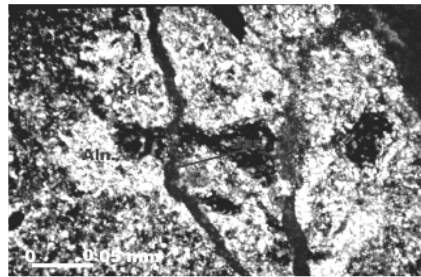
شکل ۵ آلونیت و جاروسیت در توف اسیدی آلترو (نور xpl).



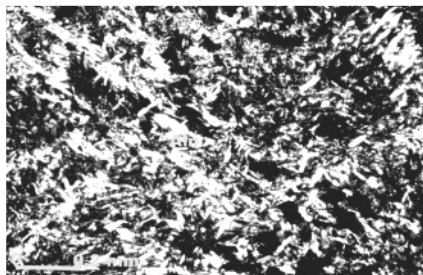
شکل ۷ بلورهای پلاژیوکلاز نیمه آلترو و تمام آلترو (نور xpl).



شکل ۹ بلورهای کشیده و جهت‌یابی شده آلونیت (نور xpl).



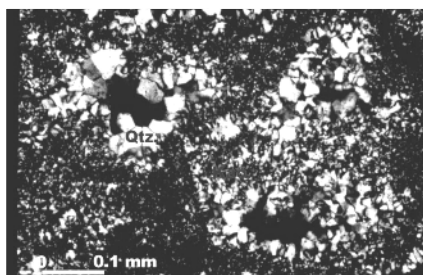
شکل ۸ کائولینیت، آلونیت، رگچه‌های جاروسیت و اکسید آهن در توف اسیدی کاملاً آتره (نور xpl)



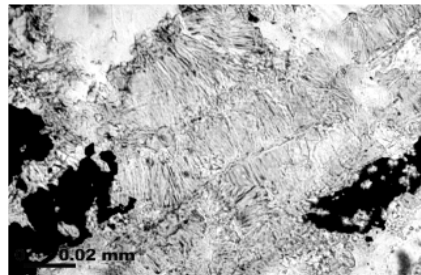
شکل ۱۱ توف اسیدی آلونیتی شده با تیغه‌های پراکنده کانیهای APS (نور xpl).



شکل ۱۰ بلورهای کشیده و پراکنده آلونیت (نور xpl).



شکل ۱۳ توف اسیدی تجدید تبلور یافته کائولینی شده (نور xpl).



شکل ۱۲ بلورهای ریز فیبری شکل جاروسیت با بافت شانه‌ای (نور ppl).

کانی‌شناختی دگرسانیهای آرژیلیزاسیون به روش پراش پرتو X (XRD)

بررسی‌های الگوهای پراش پرتو X به‌دست آمده از ۵۶ نمونه مورد آنالیز نشان می‌دهد مجموعه کانیهای زیر در هر گروه از دگرسانیهای آرژیلیزاسیون وجود دارند:

گروه Alt₁: آلونیت + جاروسیت + سایر کانیهای گروه APS + کانیهای رسی شامل: کائولینیت، مونتموریلونیت، ایلیت، کانی مخلوط لایه ایلیت/ اسمکتیت و کلریت + کوارتز + ژپس + گوتیت + پیریت.

گروه Alt₂: موسکوویت (سریسیت) + کوارتز + پتاسیم فلدسپار + کانیه‌های رسی شامل کائولینیت، اسمکتیت و کانی مخلوط لایه ایلیت / اسمکتیت.

گروه Alt₃: کوارتز + پتاسیم فلدسپار + موسکوویت (سریسیت) + آلبیت + پیریت + کلریت از این میان نمونه‌های مربوط به گروه‌های Alt₁ و Alt₂ با دقت بیشتر مورد مطالعه قرار گرفتند و تغییرات کمتی کانیه‌های مختلف نسبت به تغییر دانه‌بندی در آنها بررسی گردید و مشخص شد که با افزایش قطر دانه‌ها میزان کانیه‌های کوارتز، آلونیت، جاروسیت و سایر کانیه‌های گروه APS و نیز کانیه‌های کائولینیت و موسکوویت بالا می‌رود. برعکس با کاهش قطر دانه‌ها، میزان کانیه‌های رسی شامل مونتموریلونیت، ایلیت، کلریت و رسه‌های مخلوط لایه ایلیت / اسمکتیت بالا می‌رود. همچنین بررسی قله‌های اصلی (۰۰۱) کانیه‌های رسی نشان می‌دهد که درجه تبلور کائولینیت بیشتر از مونتموریلونیت و هر دو بیشتر از ایلیت هستند.

تعیین دمای دگرسانی آرژیلیزاسیون با استفاده از درجه تبلور ایلیت :

درجه تبلور ایلیت یا IC² با اندازه‌گیری عرض نصف ارتفاع قله $10 \text{ \AA}$ ایلیت در فراکسیون $2\mu >$ آن که به‌صورت سمنگیری شده آماده‌سازی شده باشد، تعیین می‌شود و واحد آن $\Delta 2\theta$ است [۳]. جهت تعیین دمای دگرسانی آرژیلیزاسیون منطقه مورد مطالعه از نمودارهای IC-T°C جی و براون [۳] استفاده شد. ایشان این نمودارها را براساس داده‌های به‌دست آمده از سیستم‌های زمین‌گرمایی فعال در نیوزلند تهیه کرده‌اند. سیستم‌های زمین‌گرمایی فعال، مکان‌های بسیار مفیدی برای مطالعه چگونگی تشکیل کانیه‌های رسی هستند و این محیط‌ها آزمایشگاه‌های طبیعی برای بررسی واکنش‌های شاره / سنگ در شرایط قابل اندازه‌گیری هستند. ایلیت یک کانی فراوان در حوضه‌های زمین‌گرمایی فعال است که در دماهای $160^\circ\text{C} <$ به‌وجود می‌آید [۳].

نتایج درجه تبلور به‌دست آمده باید به مقیاس استاندارد شده‌ای همسنگی شوند که این مقیاس استاندارد شاخص تبلور یا CIS³ است. برای این کار مقادیر IC به‌دست آمده از روی قله‌های نمونه‌های مورد مطالعه با استفاده از معادله رگرسیون زیر به مقیاس CIS تبدیل شدند [۳]:

$$IC_{CIS} = 1/619800 \times IC_{measured} - 0/49909, R^2 = 0/9899$$

از آنجا که دما عامل اصلی کنترل‌کننده درجه تبلور ایلیت است و با افزایش دما مقدار آن به صورت خطی کاهش می‌یابد، می‌توان با داشتن مقدار IC با استفاده از نمودارهای IC-T°C جی و براون [۳] دمای تشکیل این کانی را تعیین کرد. برای انجام این کار از روی سه الگوی

2 - Illite Crystallinity

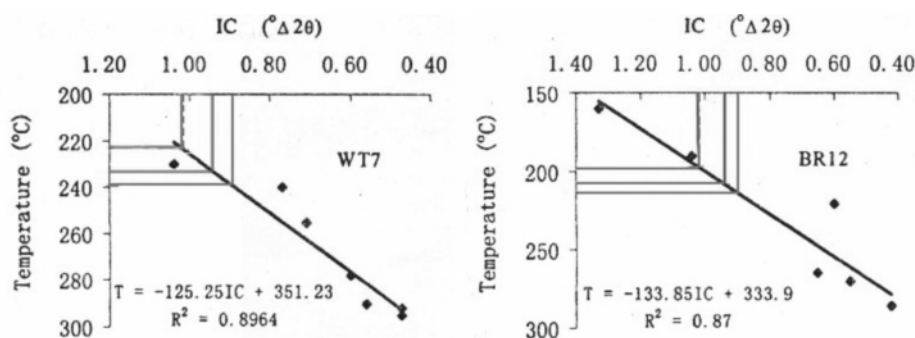
3 - Crystallinity index standard

پراش پرتو x مربوط به نمونه‌های دگرسانی Alt_1 منطقه مورد مطالعه که دارای قله‌های شاخص $10 \text{ \AA}$ ایلیت بودند، مقادیر FWHM (عرض نصف ارتفاع قله) محاسبه شده و سپس با استفاده از فرمول نامبرده مقادیر IC_{CIS} محاسبه شد که نتایج به صورت جدول ۱ است. با پیاده کردن موقعیت IC محاسبه شده روی نمودارهای $IC-T^{\circ}C$ جی و براون (شکل ۱۴)، مشخص شد که دمای تشکیل کانی ایلیت در دگرسانی آرژیلیزاسیون Alt_1 منطقه مورد مطالعه بین $200^{\circ}C$ تا $240^{\circ}C$ است. این دما قابل مقایسه با دمای تشکیل دگرسانیهای آرژیلیزاسیون اپی ترمال از نوع سولفیداسیون بالا ($140 - 250^{\circ}C$) در مناطق فرورانش قوسهای قاره‌ای [۵] است.

جدول ۱ مقادیر FWHM و IC_{CIS} قله (۰۰۱) ایلیت در

نمونه‌های مربوط به دگرسانی Alt_1 منطقه مورد مطالعه.

شماره نمونه	عرض نصف ارتفاع قله $10 \text{ \AA}$	IC_{CIS}
A-1	۰/۶۰۰۷	۰/۹۲
A-2	۰/۵۸۳۱	۰/۸۹
A-3	۰/۶۵۲۴	۰/۰۱



شکل ۱۴ موقعیت دمای تشکیل کانی ایلیت در دگرسانی‌های آرژیلیتی منطقه مورد مطالعه براساس نمودار $IC-T^{\circ}C$ جی و براون (۲۰۰۰)

بحث و برداشت

- دگرسانیهای آرژیلیزاسیون منطقه مورد مطالعه به لحاظ نوع سنگ دربرگیرنده، ترکیب کانی‌شناسی و دمای تشکیل، شباهت زیادی با دگرسانیهای آرژیلیزاسیون اپی ترمال از نوع سولفیداسیون بالا مناطق فرورانش - قوسهای قاره‌ای [۵] دارند.

- در این دگرسانیها نسبت مستقیمی بین افزایش سیلیس (کوارتز) با افزایش قطر دانه‌ها وجود دارد.

- کانیه‌های گروه آلومینیم - فسفات - سولفات (APS) به ویژه در نمونه‌های دارای کائولینیت درشت‌دانه فراوانتر هستند.

- حضور کانیه‌های اسمکتیت - ایلیت - کوارتز همراه با هم و نیز وجود میان لایه‌های ایلیت در اسمکتیت به صورت مخلوط لایه نشانه‌ای برای دگرسانی به‌وسیله شاره‌های گرمایی است و چنان فرض می‌شود که ترکیب اینگونه شاره‌ها اسیدی ضعیف باشد [۶].

- نقطه آغاز دگرسانی‌های آرژیلیزاسیون تحت کنترل ساختاری منطقه مورد مطالعه را می‌توان تشکیل فیلوسیلیکات‌های قابل انبساط $10 \text{ \AA}$ اسمکتیتی در نظر گرفت.

- وجود پیریت به‌صورت ثانویه در این نوع دگرسانی‌ها نشانه‌ای است بر احیایی شدن آهسته شرایط دگرسانی آرژیلیتی به‌ویژه در هنگام شکل‌گیری کانیه‌های گروه اسمکتیت. همچنین حین تشکیل اسمکتیت شاره‌ها غالباً ترکیب خنثی تا قلیایی ضعیف دارند.

- حضور کانیه‌های گروه APS دلیلی بر اسیدی‌تر شدن شاره‌های گرمایی است. منشأ فسر این کانیه‌ها، کانی فرعی آپاتیت موجود در سنگ مادر اولیه آنهاست. سولفات که اهمیت فزاینده‌ای در تشکیل کانیه‌های APS دارد، در اثر تجزیه پیریت اولیه موجود در سنگ مادر مهیا می‌شود. منطقه حضور کانیه‌های گروه APS در کنار کائولینیت و کوارتز را می‌توان با زون دگرسانی آرژیلیک پیشرفته که از شاره‌های بسیار اسیدی به‌وجود می‌آید معادل دانست.

- در نهایت در مورد دگرسانی آرژیلیزاسیون (آرژیلیتی - آلونیتی) منطقه مورد مطالعه می‌توان چنین اظهار داشت که با افزایش کانیه‌های گروه آلومینیم - فسفات - سولفات، تغییرات زیر را می‌توان نتیجه‌گیری کرد:

- ۱- کاهش PH سیالات گرمایی.
- ۲- افزایش Eh سیستم و محیط کانی‌سازی.
- ۳- کاهش قطر دانه‌های کائولینیت و کوارتز.
- ۴- کاهش مقدار کانیه‌های گروه اسمکتیت.
- ۵- افزایش ایلیتیزاسیون کانیه‌های گروه اسمکتیت و بالطبع افزایش مقدار کانی ایلیت.
- ۶- افزایش شدت دگرسانی (از آرژیلیک متوسط تا پیشرفته).
- ۷- تغییرات دمایی سیستم دگرسانی در دامنه 200°C تا 240°C براساس فاکتور درجه تبلور کانی ایلیت.

مراجع

- [1] Clark G. C., Davis R. G., "Explanatory text of the Banddar-e-Pahlavi quadrangle map 1:250000", Geological Survey of Iran (1975) p. 198.
- [2] Dill H. G., Bosse H. R., "Mineralogical and Chemical Variations in Hypogene and Supergene Kaolin Deposits in a Mobile Fold Belt the Central

Andes of Northwestern Peru", Mineralium Deposita 32 (1997) pp. 149-163.

[3] Ji J., Browne P. R. L., "Relationship between illite crystallinity and temperature in active geothermal systems of New Zealand", Clays and Clay Minerals 48 (2000) pp. 139-144.

[۴] گنجی ع. ر.، "کنترل‌های فیزیکوشیمیایی دگرسانیهای گرمابی و کانی‌زایی‌های مس، سرب، روی و طلا در بخش میانی رشته کوههای طارم - شمال غرب ایران"، دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات تهران، رساله دکتری (۱۳۸۰)، صفحه ۲۴۵.

[5] Dill H. G., Bosse H. R., "Mineralogical and Chemical studies of Volcanic-related argillaceous industrial minerals of the Central American Cordillera (Western El Salvador)", Economic Geology 95 (2000) pp. 517-538.

[6] Muazzez C., karakaye N., "Clay Minerals in Hydrothermally Altered Volcanic Rocks-Eastern Pontides-Turkey", Clays and Clay Minerals 47 (1999) pp. 708-717.