

## سنگنگاری، دگرسانی، کانی‌سازی و پی‌جویی‌های ژئوشیمیایی در منطقه‌ی شمال غرب ارغش نیشابور

منیره اسماعیلی<sup>\*</sup>، محمدحسن کریم پور، آزاده ملک‌زاده شفارودی

گروه زمین‌شناسی دانشکده علوم دانشگاه فردوسی مشهد

(دریافت مقاله: ۹۰/۱۲/۴، نسخه نهایی: ۹۱/۸/۱۶)

چکیده: منطقه‌ی مورد بررسی در شمال‌شرق نیشابور در استان خراسان رضوی و در شمال‌غرب معدن طلای ارغش واقع شده است. سنگ‌های منطقه از واحدهای عمیق تا نیمه عمیق با ترکیب اسیدی-حدواسط تشکیل شده‌اند و شامل گرانودیوریت، دیوریت و گرانیت هستند. این توده‌ها شدیداً دگرسان شده‌اند. زون‌های آلتراسیون شامل: زون پروپلیتیک، سرسیتیک، سیلیسی و آرژیلیک است. کانی‌سازی به دو شکل اولیه و ثانویه دیده می‌شود. کانی‌سازی اولیه خود به دو بخش تقسیم می‌شود، کانی‌سازی پراکنده در توده‌های نفوذی (سین‌زنگی) و کانی‌سازی رگه‌ای در منطقه‌های گسله (اپی‌زنگی). کانی‌سازی پراکنده شامل پیریت بوده و در متن توده‌های گرانیتی و دیوریتی مشاهده می‌شود. کانی‌سازی رگه‌ای پیریت، کالکوپیریت، کوارتز و کلسیت در ارتباط با زون‌های گسله با روندهای شمال‌شرقی-جنوب‌غربی، شمال‌غربی-جنوب‌شرقی و شرقی-غربی که شیب حدود ۶۰° درجه دارند مشاهده شده است. کانی‌های ثانویه نیز شامل، مالاکیت، آزوریت، هماتیت، گوتیت و کوولیت است. بررسی‌های ژئوشیمیایی بیهنجاری عناصر مس، سرب، روی را در هاله‌های ژئوشیمی اولیه و ثانویه نشان می‌دهد. بیشترین مقدار مس در رسوب‌های آبراهه‌ای ۱۲۴ و سرب ۳۸ گرم در تن است و در نمونه‌های سنگی بیشترین مقدار مس ۲۲۰۰، روی ۳۳۶ و سرب ۵۸۹ گرم در تن به دست آمده است. این بیهنجاری‌ها در ارتباط با توده‌های عمیق و نیمه عمیق با ترکیب اسیدی-حدواسط بوده و با زون‌های دگرسان سیلیسی و سرسیتیک-پروپلیتیک هستند. حضور کانی‌سازی افسان به صورت سطحی و زیر سطحی، وجود کانی‌سازی نوع رگه‌ای طلا، آنتیموان و حضور زون‌های گسله در منطقه ارغش و نیز حضور هاله‌های ژئوشیمیایی اولیه و ثانویه برای عناصر مس، سرب و روی در منطقه مورد بررسی و مناطق مجاور، می‌تواند پیشنهاد کننده‌ی احتمال حضور کانسارهای نوع رگه‌ای وابسته به مس پورفیری در منطقه مورد بررسی باشد.

واژه‌های کلیدی: ارغش؛ کانی‌سازی؛ ژئوشیمی؛ مس پورفیری؛ دگرسانی

شمال‌غربی معدن طلای ارغش-چشمۀ زرد واقع شده است (شکل ۱). ناحیه‌ی معدنی ارغش در گستره‌ی شمال-غربی ورقه‌ی کدکن قرار گرفته است [۱]. این معدن از نظر ساختاری در شمال زون ایران مرکزی واقع شده است. زون

مقدمه منطقه‌ی مورد بررسی در "۵۳°۵۸'۴۱"- "۵۸°۴۱'۵۸" طول شرقی و "۲۳°۵۸'۰۷"- "۳۵°۵۶'۳۵" عرض شمالی قرار دارد. این منطقه در شمال‌شرق روزتای ارغش نیشابور و در

\* نویسنده مسئول، تلفن-نامبر: ۰۱۵۲ (۵۳۵۲۸۹۳)، پست الکترونیکی: Monesm\_1362@yahoo.com

ب) بررسی سنگشناسی و دگرسانی بیش از ۷۰ مقطع نازک و کانه نگاری در ۹ مقطع صیقلی. پ) تهیی ن نقشه‌های رقومی زمین‌شناسی، دگرسانی و کانی سازی با مقیاس ۱/۱۰۰۰. ت) برداشت ۸ نمونه رسوب رودخانه‌ای به منظور بررسی هاله‌های ژئوشیمی ثانویه. ث) برداشت ۱۳ نمونه به روش خرد سنگی از منطقه‌های گسله و رگه‌ای و ۸ نمونه خرد سنگی از سطح به منظور بررسی‌های ژئوشیمیائی آن‌ها به روش AAS برای عناصر Fe, Sb, Mo, Zn, Pb, Cu در آزمایشگاه شیمی تجزیه گروه شیمی دانشکده‌ی علوم دانشگاه فردوسی مشهد. د) تفسیر و نتایج.

### بحث و بررسی سنگ‌نگاری

با توجه به مشاهدات صحرایی و بررسی‌های آزمایشگاهی، توده‌های منطقه‌ی مورد بررسی را واحدهای اسیدی- حدواسط عمیق تا نیمه عمیق تشکیل می‌دهند که می‌توان آنها را به چهار بخش تقسیم کرد (شکل ۲). ۱- توده‌های عمیق (الیگومن؟) با ترکیب اسیدی در حد گرانودیوریت. ۲- توده‌های نیمه عمیق در حد دیوریت پورفیری. ۳- توده‌های عمیق در حد دیوریت. ۴- توده‌های عمیق با ترکیب اسیدی در حد گرانیت.

ایران مرکزی خود به سه واحد زمین ساختاری بلوک لوت در جنوب، منطقه‌ی تکنار و سبزوار تقسیم می‌شود [۲]. منطقه‌ی مورد نظر در منطقه‌ی سبزوار قرار می‌گیرد (شکل ۱). منطقه‌ی سبزوار برای واحدهای از زمین‌شناختی بکار برده می‌شود که بین گسل بینالود در شمال و گسل ریوش در جنوب قرار گرفته است [۳]. طرح‌های مختلف پی‌جویی و زمین‌شناسی از سوی سازمان زمین‌شناسی و شرکت‌های مختلف در جنوب ناحیه ارغش اجرا شده‌اند [۴-۵]. در منطقه‌ی مورد بررسی تا کنون بررسی‌های دقیق سنگ‌شناسی و ژئوشیمی صورت نگرفته است. با توجه به پردازش تصاویر و داده‌های ماهواره‌ای [۸]، وجود دگرسانی شدید آرژیلیک در منطقه و بیهنجاری مس و عنصر دیگر در مناطق مجاور [۱۰، ۹] لزوم بررسی‌های تفصیلی درمنطقه به منظور جمع آوری اطلاعات بیشتر از این محدوده‌ی معدنی و تعیین ارتباط کانی‌سازی‌های رگه‌ای منطقه با سیستم احتمالی مس پورفیری در عمق احساس می‌شود.

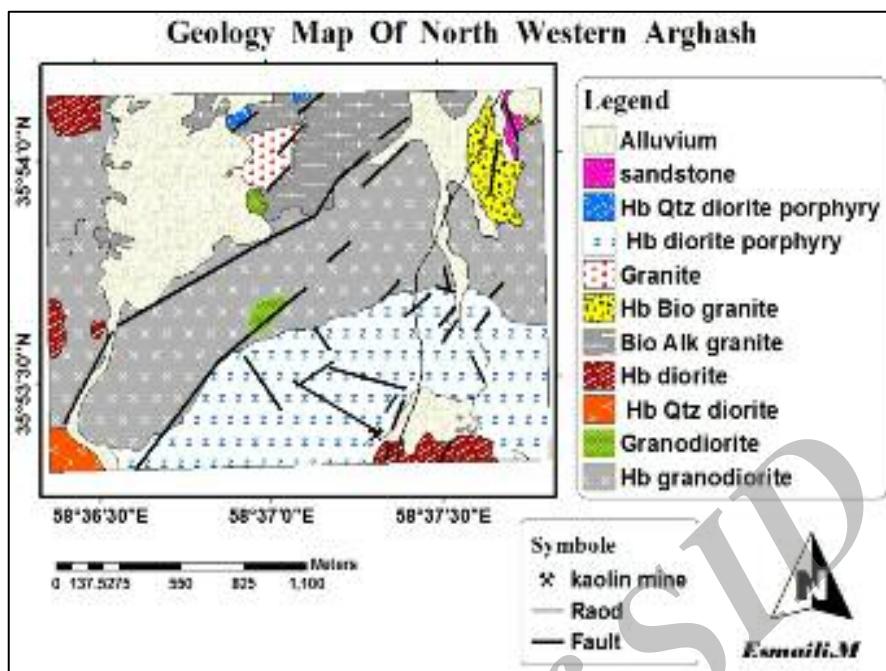
### روش بررسی

بررسی‌های صحرایی و آزمایشگاهی در این ناحیه شامل مراحل زیرند:

(الف) برداشت بیش از ۷۰ نمونه سنگی برای بررسی سنگ‌شناسی و دگرسانی، و ۹ نمونه سنگی برای بررسی کانی سازی.



شکل ۱ نمایش گسل‌های در برگیرنده‌ی زون سبزوار (ليندن برگو جاکوس هاگن، ۱۹۸۳). و موقعیت منطقه‌ی سبزوار.



شکل ۲ نقشه زمین شناسی شمال غرب ارغش (نیشاپور).

۷۰٪ پلازیوکلاز است که فضاهای موجود بین این بلورها به- وسیله‌ی هورنبلند پر شده است به طوریکه ۲۰-۱۵٪ حجمی سنگ را شامل می‌شود. علاوه بر آن حاوی کمتر از ۰.۲٪ کوارتزیوده و حدود ۰.۵٪ کانی کدر لوزی شکل تا نیمه شکل دار در آن مشاهده شده است. این واحد سنگی به شدت تحت تأثیر دگرسانی پروپلیتیک قرار گرفته است.

بیوتیت قلیایی گرانیت در بخش‌هایی نسبتاً وسیعی از شمال منطقه بیرون زدگی دارد (شکل ۲). این واحد سنگی دارای بافت‌های دانه‌دار، میرمیکیتی، ریزدانه‌ای و پرتیتی است، که ۰.۵-۰.۳۵٪ آن را کوارتز اولیه، ۰.۵٪ کوارتز ثانویه، ۰.۳٪ فلدسپار قلیایی، ۱۰-۱۵٪ بلورهای پلازیوکلاز و کمتر از ۰.۱٪ بیوتیت تشکیل می‌دهد. کلریت در حد ۱-۲٪ در متن سنگ به صورت بی شکل و با حالت جریانی مشاهده می‌شود. این واحد در نواحی شمالی ۲-۳٪ حاوی هماتیت بوده و سه نسل رگچه‌ی طریف اکسید آهن که در جهت‌های مختلف یکدیگر را قطع کرده‌اند در آن مشاهده می‌شوند. درصد قابل توجهی از این واحد سنگی تحت تأثیر دگرسانی سرسیتیک قرار گرفته است.

هورنبلند بیوتیت گرانیت رخمنون قابل توجهی در شمال غرب منطقه نشان می‌دهد (شکل ۲). در بررسی‌های میکروسکوپی بافت‌های دانه‌دار، پوئی کلیتیک و درهم در این واحد سنگی تشخیص داده شدند. این سنگ حاوی ۵۰٪ کوارتز، ۴۰-۳۰٪ آلکالی فلدسپار، ۱۰-۵٪ پلازیوکلاز، ۱-۲٪ هورنبلند

هورنبلند گرانودیوریت بیشترین رخمنون سنگی را در منطقه نشان می‌دهد (شکل ۲). بافت اصلی این واحد گرانولار است که حاوی ۴۰-۳۵٪ پلازیوکلاز، ۲۰-۲۵٪ کوارتز، ۰-۲۰٪ ارتوز، حاوی ۱۵-۱۰٪ هورنبلند است. کانی‌های فرعی در این واحد از مگنتیت و زیرکن تشکیل شده‌اند. این واحد تحت تأثیر دگرسانی پروپلیتیک قرار گرفته است.

گرانودیوریت در نواحی مرکزی و بخشی از شمال منطقه رخمنون محدودی دارد (شکل ۲). بافت این واحد گرانولار است (شکل ۳ الف). بلورهای پلازیوکلاز از فراوانی ۰.۳۵-۰.۴٪، فلدسپار قلیایی فراوانی ۰.۱۵-۰.۲۰٪ و بلورهای کوارتز از فراوانی ۰.۳۰-۰.۲۵٪ برخوردارند. این واحد به شدت تحت تأثیر دگرسانی سرسیت قرار گرفته و به صورت جزئی تر پروپلیتیکی شده است.

هورنبلند کوارتز دیوریت رخمنون کمتری در جنوب غربی منطقه نشان می‌دهد (شکل ۲). با توجه به بررسی‌های میکروسکوپی این واحد سنگی از بافت دانه‌دار برخوردار است که حاوی ۱۰٪ کوارتز، ۴۰٪ پلازیوکلاز، ۳۰-۰.۲۵٪ ارتوز، و نیز دارای ۲۰-۲۵٪ هورنبلند است. پروپلیتیک دگرسان به شدت این توده را تحت تأثیر قرار داده است و رگچه‌های طریف اپیدوت و کربنات در متن سنگ مشاهده می‌شود.

هورنبلند دیوریت رخمنون قابل توجهی در جنوب‌غرب و حاشیه‌ی غربی منطقه نشان می‌دهد (شکل ۲). بافت آن دانه‌دار تا درون دانه‌دار است (شکل ۳ ب). این واحد سنگی حاوی ۷۵٪

غرب منطقه نشان می دهد (شکل ۲). در بررسی های میکروسکوپی این واحد سنگی بافت های پورفیری و پیلوتاکسیتیک تشخیص داده شدند. در رخمنون های شمالی این واحد سنگی دارای ۷-۸٪ درصد فنوكربیت بوده که ۳-۴٪ آن را بلورهای پلازیوکلاز و ۳-۴٪ آن را هورنبلند تشکیل می دهد. زمینه هی سنگ نیز از بلورهای پلازیوکلاز و کانی های بی شکل کدر تشکیل یافته است. در رخمنون های جنوب شرقی درصد فنوكربیست ها به حدود ۲۰٪ می رسد که ۷-۸٪ فنوكربیست ها را پلازیوکلاز، ۱۰-۵٪ ارتوز، ۱-۲٪ هورنبلند تشکیل داده است. زمینه هی سنگ از بلورهای ریز پلازیوکلاز و کانی های کدر تشکیل یافته است. این واحد تحت تأثیر دگرسانی پروپلیتیک قرار گرفته است.

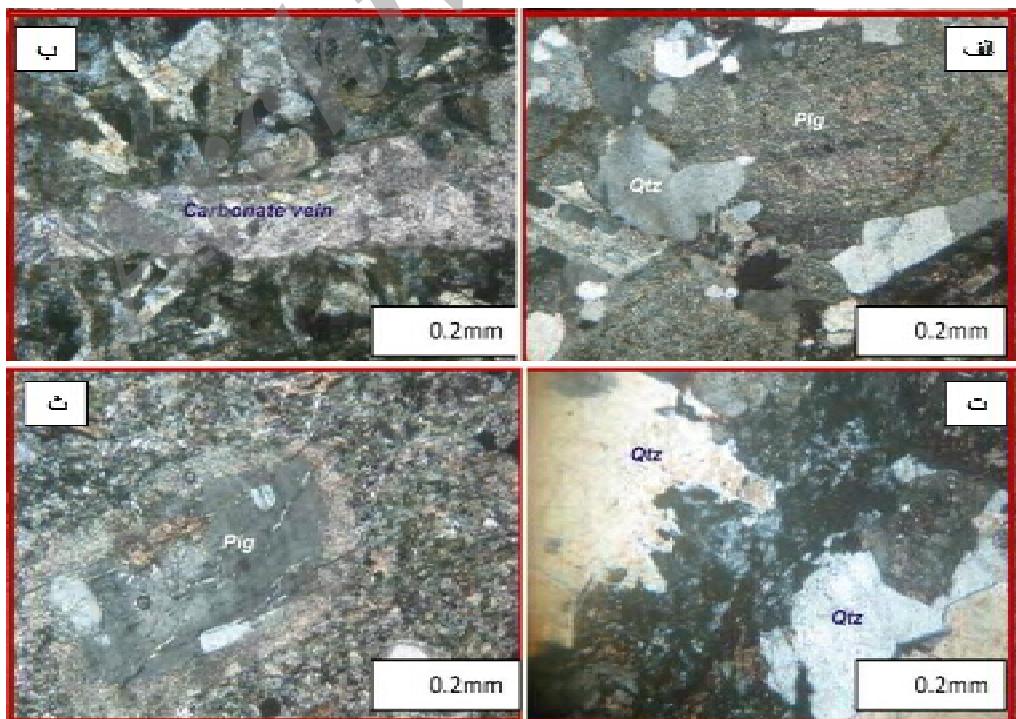
ساب آرکوز رخمنون قابل توجهی را در شمال منطقه نشان می دهد (شکل ۲). در بررسی های میکروسکوپی این واحد بیش از ۸۵٪ حاوی دانه بوده و در حد ۱۵٪ دارای سیمان آهکی است و از جور شدگی متوسط تا خوب برخوردار است. ۵۰-۶۰٪ دانه ها را فلدسپات ها، ۷-۸٪ کوارتز و ۵٪ ذرات سنگی تشکیل داده اند. از اجزای فرعی دانه ها می توان به حضور ۷-۸٪ دیوپسید، حضور کمتر از ۰.۵٪ چرت، ۰.۰۱٪ زیرکن و ۲-۳٪ کانی های کدر اشاره کرد.

و ۲-۳٪ بیوتیت، ۲-۳٪ کانی کدر است. همچنین در حدود ۲۰٪ کوارتز ثانویه در راستای رگرهای با عرض ۳-۲ میلیمتر در این سنگ تشخیص داده شده است. دگرسانی سیلیسی شدید- سرسیتیک و به طور جزئی پروپلیتیک این توده را تحت تأثیر قرار داده است.

گرانیت در شمال منطقه رخمنون نسبتاً خوبی نشان داده است (شکل ۲). در بررسی های میکروسکوپی این سنگ بافت های دانه دار مت مرکز، بی نظم، میر میکیتی و ریزدانه های تشخیص داده شدند (شکل ۳ ت). این سنگ حاوی ۴۰-۳۵٪ پلازیوکلاز، ۲۰٪ فلدسپار قلیایی، ۳۰-۲۵٪ کوارتز، ۳-۲٪ کوارتز ثانویه است. زیرکان به عنوان کانی فرعی این واحد تشخیص داده شده است. دگرسانی سیلیسی- سرسیتیک این توده را به شدت تحت تأثیر قرار داده است.

هورنبلند کوارتز دیوریت پورفیری در شمال منطقه گسترش کمی نشان می دهد (شکل ۲). در بررسی های میکروسکوپی این واحد سنگی بافت های پورفیری، اپاسیتی، خلیجی و حالت منطقه ای تشخیص داده شدند (شکل ۳ ث). این واحد سنگی حاوی ۴۰-۳۵٪ فنوكربیت است که ۱-۲٪ آن را کوارتز، ۲۰٪ پلازیوکلاز، ۵٪ فلدسپار قلیایی، ۵٪ هورنبلندها و ۲-۱٪ کانی کدر تشکیل می دهد.

هورنبلند دیوریت پورفیری رخمنون گستره ای در جنوب



شکل ۳ الف- تصویر XPL از توده هی گرانو دیوریت. ب- تصویر XPL از توده هی هورنبلند دیوریت. ت- تصویر XPL از توده هی گرانیت. ث- تصویر XPL از توده هی هورنبلند کوارتز دیوریت پورفیری.

این دگرسانی رگچه های متعدد و ظریف کربنات نیز دیده می شوند. این دگرسانی در جنوب منطقه به صورت منطقه پروپلیتیک - سرسیتیک ظاهر شده است (شکل ۴). در این ناحیه سرسیت تا ۷-۸٪ افزایش یافته است. در حاشیه جنوب شرقی و مرکز منطقه، این دگرسانی به صورت زون پروپلیتیک - سیلیسی مشاهده می شود (شکل ۴).

دگرسانی سرسیتیک - آرژیلیک در جنوب و حاشیه - غربی منطقه رخنمون دارد (شکل ۴). کانی های شاخص این منطقه مورد بررسی سرسیت، کلریت، کربنات، کوارتز ثانویه، کانی های رسی و اکسید آهن را شامل می شود. سرسیت مهمترین و فراوان ترین کانی این زون است به طوری که درصد آن به ۹۰٪ می رسد. این دگرسانی به زیر منطقه های سرسیتیک - پروپلیتیک و سرسیتیک - کربنات تقسیم می شود (شکل ۴). در این منطقه ها به ترتیب درصد کلریت، اپیدوت و کربنات افزایش یافته است.

دگرسانی سیلیسی گسترش متوسطی در جنوب شرقی و جنوب منطقه نشان می دهد (شکل ۴). کانی مهم آن کوارتز بوده و درصد آن به بیش از ۹۰٪ می رسد. کوارتز به دو صورت درشت بلور و ریز بلور دیده شد. اکسید آهن در حد ۷-۸٪ دومین کانی مهم آن است. در این زون کانی سازی رگمه ای در مناطق گسله مشاهده می شود. از کانی های نهشته شده در این منطقه می توان به مالاکیت و آزویریت اشاره کرد که به صورت رگچه های متعدد در متن منطقه قابل مشاهده است و ۲-۳٪ درصد آن را شامل می شود. وعلاوه بر آن پیریت و کالکوپیریت در حد ۱-۲٪ در زون گسله قابل مشاهده است. مگنتیت نیز همراه با رگچه های هماتیت، کوولیت حاصل از جانشینی در کالکوپیریت در این زون قابل رویتند (کالکوپیریتها تا ۲۰-۱۵٪ به کوولیت تبدیل شده اند). با توجه به مشاهدات حاصل، این دگرسانی را می توان به زون های سیلیسی - سرسیتیک، سیلیسی - پروپلیتیک و سیلیسی - کربناتی تقسیم نمود (شکل ۴). در زون سیلیسی - سرسیتیک کانی های شاخص به کوارتز، سرسیت، کلریت، کربنات، اپیدوت، اکسید آهن، در زون سیلیسی - پروپلیتیک به کوارتز ثانویه، کلریت، سرسیت، کربنات، اپیدوت، کانی های کدر و در زون سیلیسی - کربناتی به کوارتز ثانویه، کربنات، سرسیت، اکسید آهن و کانی کدر تغییر کرده اند (شکل ۴).

### پذیرفتاری مغناطیسی

برای بررسی نوع توده های نفوذی گرانیت و مگنتیت از نقطه نظر پذیرفتاری مغناطیسی، ۶۷ نمونه سنجی مورد آزمایش قرار گرفته. پذیرفتاری مغناطیسی در سری مگنتیت بیشتر از  $SI \times 10^{-5}$  و در سری ایلمنیت کمتر از  $SI \times 10^{-5}$  است [۱۱]. پذیرفتاری مغناطیسی واحدها در توده های نادگرسان منطقه دامنه تغییراتی از  $SI \times 10^{-5}$  تا  $SI \times 10^{-5}$  را نشان می دهند. بیشترین مقدار اندازه گیری شده مربوط به توده های هورنبلند گرانودیوریت است. مقادیر اندازه گیری شده در توده های گرانودیوریتی نادگرسان منطقه دامنه تغییراتی از  $SI \times 10^{-5}$  تا  $SI \times 10^{-5}$  را نشان می دهند. این مقدار در توده های گرانیتی  $SI \times 10^{-5}$ ،  $SI \times 10^{-5}$  و در توده های دیوریت پورفیری از  $SI \times 10^{-5}$  تا  $SI \times 10^{-5}$  و در توده های دیوریتی از  $SI \times 10^{-5}$  تا  $SI \times 10^{-5}$  تغییر می کند. با توجه به بررسی های میکروسکوپی، این مقادیر بالا به کانی مگنتیت که شاخص محیط اکسایشی است نسبت داده می شود. با توجه به حضور مگنتیت سنگ های منطقه را می توان در سری گرانیت و مگنتیت دار (سری I) رده بندی کرد.

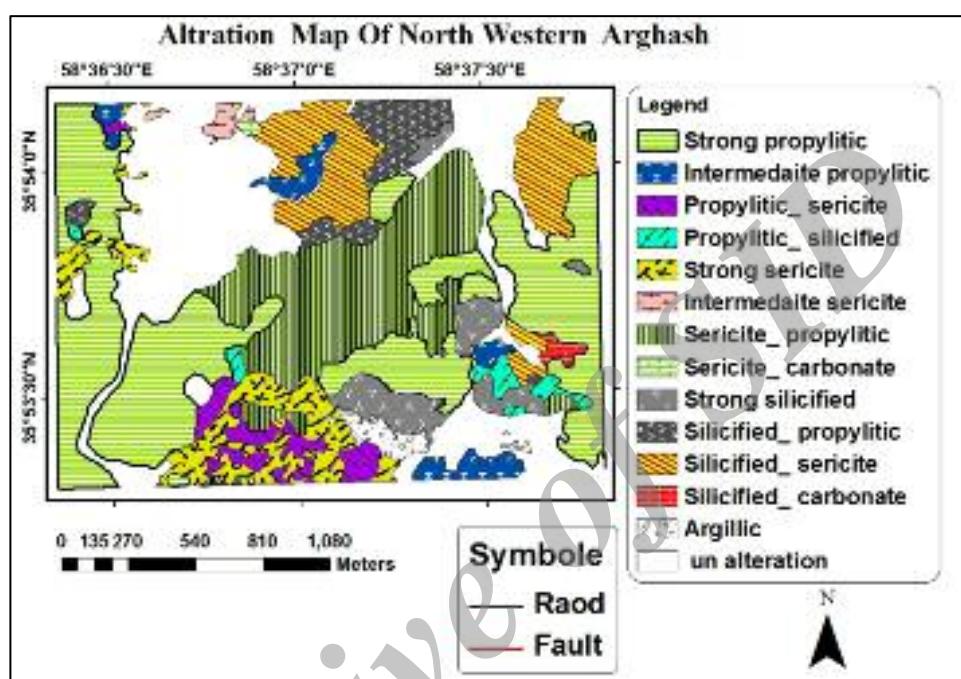
### دگرسانی

از آنجاکه بیشتر ذخایر گرمابی درون سنگ های دگرسان قرار دارند، شناخت دگرسانی ها در زمین شناسی اقتصادی ارزش زیادی می یابد. شناسایی منطقه های دگرسانی که ممکن است از نظر ژنتیکی به ذخایر معدنی وابسته باشند، گامی مهم در بی جویی ذخایر است [۱۲]. بر اساس بررسی های صحرائی و آزمایشگاهی چهار نوع دگرسانی در شمال غرب ارگش جدا شده اند که عبارتند از: (۱) منطقه های پروپلیتیک، (۲) منطقه های سرسیتیک، (۳) سیلیسی (۴) منطقه های آرژیلیک (شکل ۴).

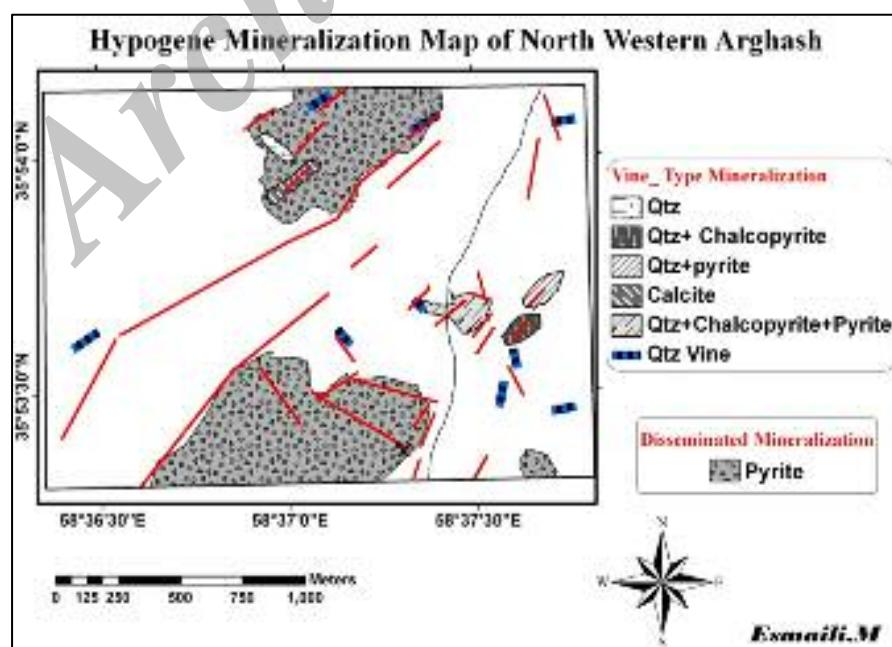
دگرسانی غالب در منطقه پروپلیتیک است (شکل ۴). کلریت مهمترین کانی این منطقه بوده که به صورت پراکنده در متن سنگ و یا در مقیاس کانی های مافیک دگرسان شده، مشاهده می شود. درصد کلریت در برخی مناطق تا ۹۰٪ می رسد. ولی میانگین آن ۳۰-۲۵٪ است. کلریتها از نوع آهن دار و منیزیم دار هستند. کلریت منیزیم دار برخلاف کلریت آهن دار در شرایط اکسایشی و pH پائین محلول تشکیل می شود. در شرایط  $\text{H}_2\text{O}$  بالا پیدایش پیریت مانع از ایجاد کلریت آهن دار می شود [۱۳]. اپیدوت در حد ۵٪، کربنات ۲-۳٪ و سرسیت ۲-۱٪ از دیگر کانی های ثانویه ای این زون محسوب می شوند. در متن

در منطقه دیده شده که نشان عملکرد آب‌های سطحی فرو روست همچنین حضور کوولیت در منطقه که حاصل جانشینی کالکوپیریت است می‌تواند نشانه‌ای از تأثیر آبگون‌های اکسیدی و آبشوئی مس در منطقه باشد.

**کانی‌سازی**  
کانی‌سازی به دو صورت مشاهده شده است. ۱-کانی‌سازی درون‌زاد (اولیه) (شکل ۵). ۲-کانی‌سازی سطحی زاد (ثانویه) (شکل ۷). کانی‌سازی درون‌زاد خود به دو صورت رگه‌ای و پراکنده دیده شده است. کانی‌سازی ثانویه نیز به طور گسترده

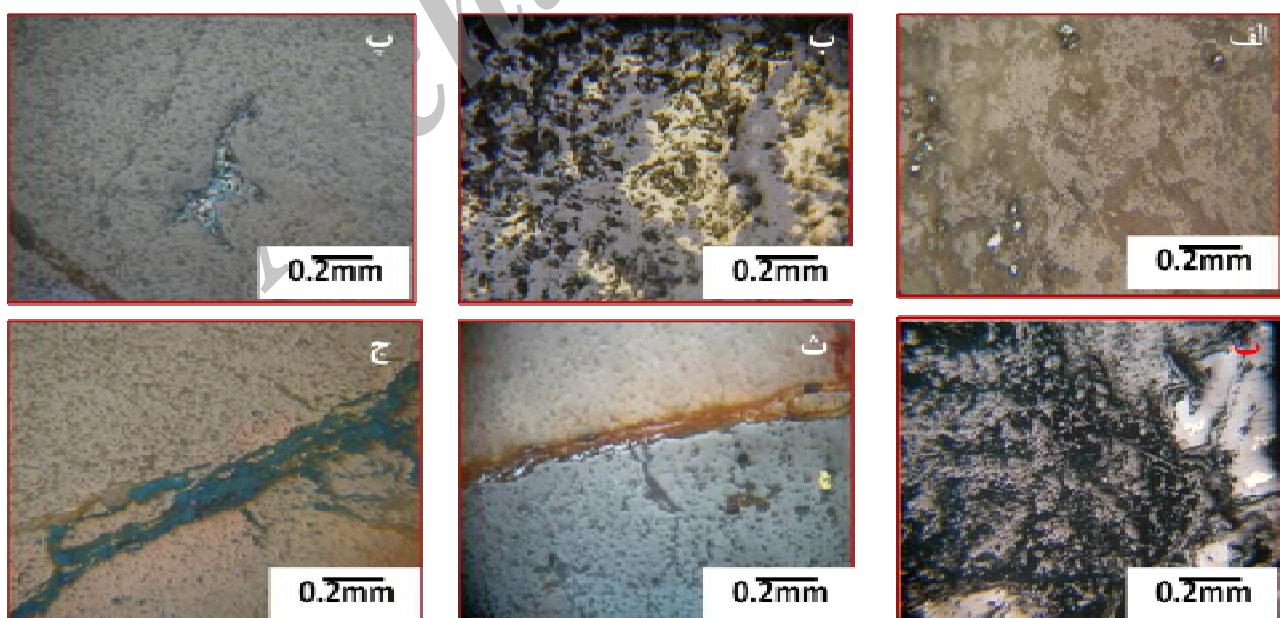


شکل ۴ نقشه دگرسانی شمال غرب ارغش (نیشابور).



شکل ۵ نقشه کانی‌سازی اولیه شمال غرب ارغش (نیشابور).

۴۰-۳۰ متر می رسد. فراوانی پیریت در زون های رگه ای منطقه، سبب شده که این کانه به عنوان فاز سولفیدی اصلی رگه ای در منطقه معرفی شود. با این وجود پراکندگی عمدی این کانه مربوط به زون های گسله ای جنوب شرقی است (شکل ۵). این زون ها روند شمال شرقی - جنوب غربی و شیب حدود ۶۰ درجه داشته و فراوانی پیریت در آنها به طور میانگین به ۲-۳٪ می رسد. کانی باطله همراه با این کانه کوارتز است. کالکوپیریت مهمترین و فراوان ترین کانه ای سولفیدی مس در منطقه است که تنها در منطقه های گسله و رگه ای همراه با پیریت و کوارتز مشاهده می شود (شکل ۵). کالکوپیریت نیز پراکندگی مهمی در زون های گسله ای جنوب شرقی دارد. فراوانی آن در گسترهای ۰-۱٪ تا ۰-۱٪ تغییر می کند (شکل ۶ ب). پاراژنزهای کانی سازی مشاهده شده در جنوب شرق منطقه عبارتند از: پیریت + کالکوپیریت + کوارتز (شکل ۵) و کوارتز + پیریت (شکل ۵). رگه های سیلیسی و کلسیتی گسترش خوبی در منطقه به خصوص بخش های جنوبی نشان می دهند (شکل ۵). این رگه ها در برخی بخش ها حاوی کانی سازی اولیه پیریت هستند. کلسیت بیشتر به صورت رگچه هایی با عرض ۴-۵ سانتی متر و با بافت پر کننده فضای خالی در متن توده های نفوذی مشاهده شده اند. این رگچه ها به طور میانگین حاوی ۴-۳٪ هماتیت ثانویه اند.



شکل ۶ الف، حضور پیریت در گرانیت های شمال منطقه. ب، حضور کالکوپیریت در منطقه ی گسله جنوب منطقه. پ، تبدیل کالکوپیریت به کولولیت. ت، تبدیل پیریت به گوتیت با بافت باقیمانده و آتوول. ث، رگچه های هماتیت و گوتیت. ج، رگچه های آزوریت در منطقه ی گسله جنوب شرق منطقه.

#### کانی سازی درون زاد (افشان)

از جمله کانه های درون زاد که به صورت پراکنده در متن توده گرانیتی قلیابی و هورنبلد دیوریت پورفیری مشاهده می شود پیریت است (شکل ۵). پیریت به عنوان گسترده ترین و فراوان ترین سولفید شناسایی شده است. این کانه در بخش های شمالی و در جنوب شرقی قابل مشاهده است (شکل ۶ الف). پیریتها با بافت افسان و به طور میانگین با فراوانی ۱-۲٪ در متن توده های نفوذی گسترش دارند. علاوه بر بافت پراکنده، بافت های جانشینی چون آتوول و بافت باقیمانده نیز در رخداد پیریت قابل ذکر است (شکل ۶، الف و ت).

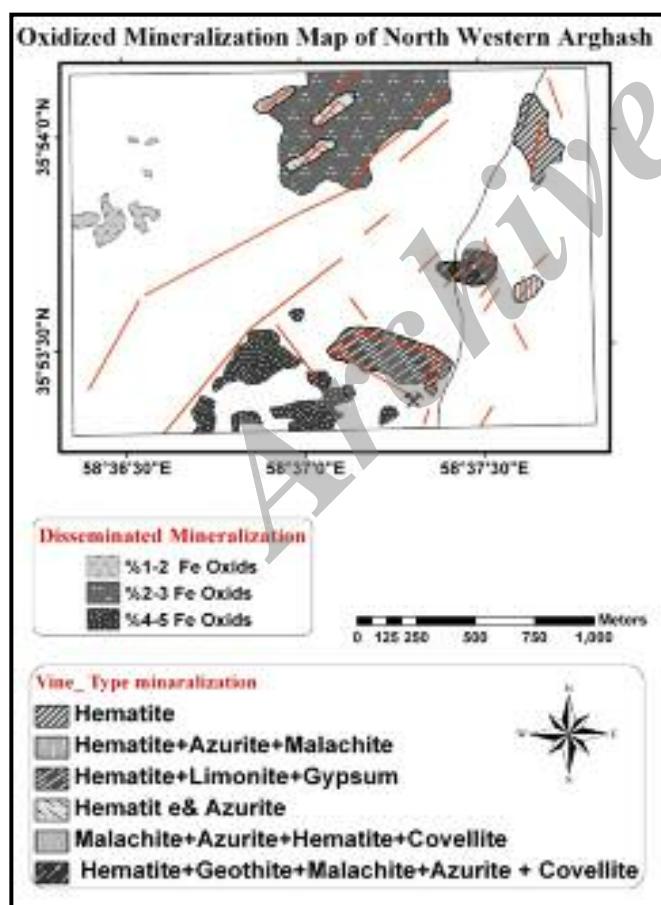
#### کانی سازی درون زاد رگه ای (ابی ژنتیک)

این نوع کانی سازی در ارتباط با زون های گسله دیده می شود (شکل ۵). زون های گسله دارای روندهای شمال شرقی - جنوب غربی، شمال غربی - جنوب شرقی و شرقی - غربی بوده، ولی روند اصلی این گسل ها شمال شرقی - جنوب غربی است. این روند از روند گسل درونه پیروی می کند. شیب این زون های گسله حدود ۶۰ درجه بوده و عرض آنها در نواحی شمالی کمتر و به طور تقریبی ۱-۲ متر بوده، ولی در بخش جنوبی منطقه علاوه بر افزایش تعداد منطقه های گسله عرض آنها به بیش از ۲ متر نیز می رسد. طول آنها نیز متغیر بوده، ولی در جنوب منطقه به طور میانگین طول زون های گسله به

های رقیق‌تر و با مس کمتر است در حالیکه آزوریت ترجیحاً در سیستم‌های آب‌زدا (که غلیظترند) فراوان‌تر است [۱۵]. رگچه‌هایی که در جنوب شرق منطقه مشاهده شده‌اند عبارتند از: هماتیت + گوتیت + مالاکیت + آزوریت (شکل ۶، ث) و هماتیت + لیمونیت + ژیپس، مالاکیت + آزوریت (شکل ۶، ج). رگچه‌هایی که در شمال و شمال غربی مشاهده شده‌اند عبارتند از: هماتیت، هماتیت + مالاکیت + آزوریت، مالاکیت + آزوریت (شکل ۷).

در منطقه‌ی سیلیسی جنوب‌شرقی، کالکوپیریت‌ها به طور گستردۀ به‌وسیله‌ی کوولیت جانشین شده‌اند. درصد این تبدیل بیش از ۴۰٪ است (شکل ۶، پ) حضور کوولیت می‌تواند شاهدی بر فرایندهای سطحی زاد در این ناحیه و رخداد یک منطقه‌ی غنی شده باشد. شکل ۸ دنباله‌ی پاراژنیک کانی‌سازی را در منطقه شمال‌غرب ارگش نشان می‌دهد.

**کانی‌سازی سطحی‌زاد**  
اکسایش سولفیدها تابعی از بالا آمدگی سنگ‌ها، آب و هوای خشک، نیمه خشک، ترکیب سنگ اولیه (به ویژه محتوای پیریت) و ساختار سنگ میزبان (از نظر گسل خوردگی‌ها، شکستگی‌ها) است [۱۶]. هماتیت، گوتیت و به طور جزئی‌تر لیمونیت از جمله فراوان‌ترین کانی‌های ثانویه هستند که به صورت پراکنده در متن تودهای سنگی حضور دارند (شکل ۷). علاوه بر بافت پراکنده، بافت‌های جانشینی چون آتول و باقیمانده (شکل ۶، پ، ت) نیز مشاهده می‌شود. این کانی‌سازی در گستره‌ی زون‌های گسله نیز مشاهده می‌شود (شکل ۷). رگچه‌های متعدد اکسیدهای آهن شامل هماتیت، گوتیت و لیمونیت همراه یا بدون حضور کانی‌های اولیه‌ای چون پیریت و کوارتز است. حضور رگچه‌های مالاکیت و آزوریت نشانه‌هایی از کانی‌سازی ثانویه هستند. آزوریت در منطقه کم یاب‌تر از مالاکیت است که علت آن تشکیل مالاکیت به‌وسیله‌ی آب



شکل ۷ نقشه کانی‌سازی ثانویه شمال غرب ارگش (نیشاپور).

| کانی‌سازی  | ثانویه    |        | اولیه     |        |
|------------|-----------|--------|-----------|--------|
|            | نیزه‌کاری | پرکنده | نیزه‌کاری | پرکنده |
| بیروت      |           |        |           |        |
| کالکوپیریت |           |        |           |        |
| لیمپریت    |           |        |           |        |
| کوارتز     |           |        |           |        |
| مالاکیت    |           |        |           |        |
| آزوریت     |           |        |           |        |
| هدهاتیت    |           |        |           |        |
| گوتیت      |           |        |           |        |
| کوولیت     |           |        |           |        |

شکل ۸ دنباله‌ی پاراژنیک کانی‌سازی رگهای در شمال‌غرب ارگش.

## ژئوشیمی ژئوشیمی سطحی

به دنبال پیجوبی‌های ژئوشیمیایی ناحیه‌ای که در ورقه-۱۱۰۰۰۰ کدکن از سوی سازمان زمین‌شناسی کشور و با همکاری شرکت اکتشافات ژئوفیزیکی و ژئوشیمیایی استان جیانکسی جمهوری خلق چین در سال‌های ۱۹۹۶-۱۹۹۲ صورت گرفته است، مناطقی به عنوان محدوده‌ای پتانسیل‌دار طلا و نیز آنتیموان، آرسنیک، نقره، جیوه و .... کشف و معرفی شدند. نتایج حاصل از این بررسی‌ها باعث شد تا گستره‌ای به گستردگی ۱۵۰ کیلومتر مربع در منطقه‌ی ارغش به عنوان منطقه‌ی طلا دار معرفی شود [۴].

پیجوبی‌های ژئوشیمیایی بر مبنای رسوب‌های رودخانه‌ای پس از بررسی تصاویر Google earth محل‌های مناسب برای برداشت نمونه‌ها انتخاب شدند، در این مرحله سعی شد تا نقاطی انتخاب شوند که بهترین اطلاعات ژئوشیمی را از واحد‌های بالا دست در اختیار قرار می‌دهند. نمونه‌ها پس از آماده‌سازی برای تجزیه شیمیایی عناصر مس، سرب، روی، آنتیموان، مولیبden و آهن به آزمایشگاه فردوسی مشهد گروه شیمی، دانشکده‌ی علوم دانشگاه فردوسی ارسال شدند که نتایج آنها در جدول‌های ۲ و ۳ ارائه شده است. نتایج نشان می‌دهند که بیهنجاری سه عنصر مس، سرب و روی در منطقه‌های رگه‌ای قابل توجه است (جدول ۲). مقادیر تجزیه شده برای عنصر مس در نمونه‌های خردۀ سنگی وابسته به توده‌های سنگی، دامنه‌ی تغییراتی از حداقل ۱۲ تا حداًکثر ۱۰۴ گرم در تن نشان می‌دهد. این بیهنجاری در ارتباط با توده‌ی هورنبلند دیوریت پورفیری است. هر کدام از دو نمونه‌ی Ar-V-8 و Ar-V-11 وابسته به زون‌های کانی‌سازی رگه‌ای، به ترتیب ۲۲۰۰ و ۱۲۰۰ گرم مس در تن نشان می‌دهد (جدول ۲). این بیهنجاری در دو نقطه از منطقه و در ارتباط با زون‌های کانی‌سازی رگه‌ای در توده‌ی هورنبلند دیوریت پورفیری دیده می‌شود. غلظت سرب در نمونه‌ی Ar-C-1 (جدول ۳) وابسته به توده‌های سنگی، برابر با ۲۶ گرم در تن است. این بیهنجاری منطبق بر توده‌ی هورنبلند گرانودیوریت بوده که تحت تأثیر دگرسانی سرسیتیک-پروپلیتیک قرار گرفته است. بیهنجاری بالای سرب در نمونه‌ی Ar-V-4 برابر با ۵۸۹ گرم بر تن

پراکندگی دو عنصر مس و سرب در نمونه‌های آبرفتی رودخانه‌ای نمایش داده شد. نتیجه تجزیه ژئوشیمیایی در آبرفت رودخانه‌ای، نمایان شدن هاله‌های ژئوشیمی ثانویه برای عناصر مس، سرب و آنتیموان است. به احتمال زیاد توده‌های وابسته به این بیهنجاری‌ها دو توده‌ی هورنبلند گرانودیوریت و هورنبلند دیوریت پورفیری هستند که دگرسانی‌های پروپلیتیک و آرژیلیکی این توده‌ها را تحت تأثیر قرار داده است.

### پیجوبی‌های ژئوشیمیایی بر مبنای سنگ

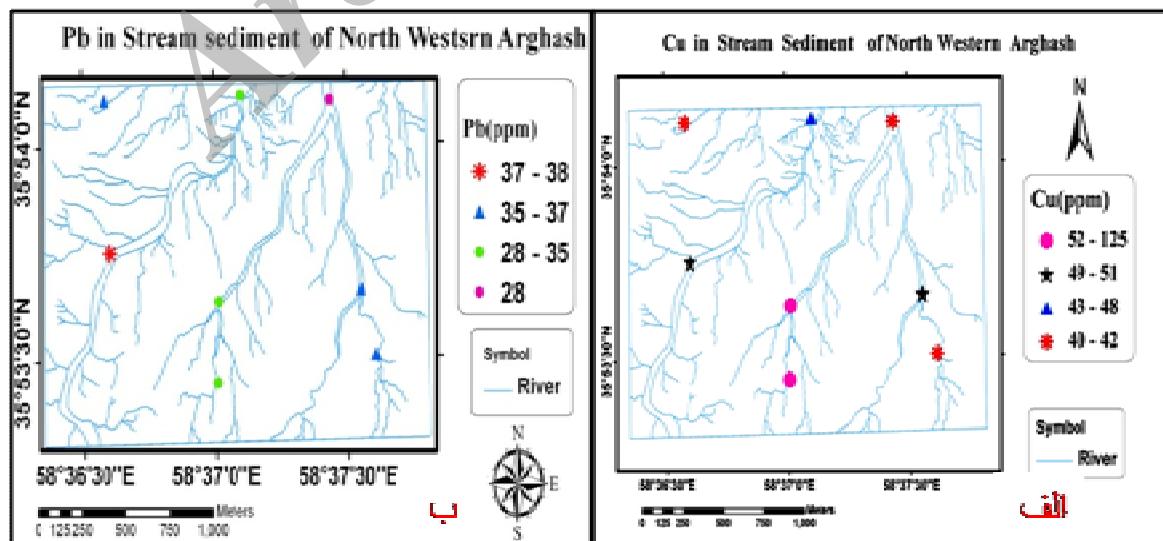
از رخنمون‌های سنگی منطقه و منطقه‌های دگرسان (با توجه به تغیرات و شدت دگرسانی) تعداد ۸ نمونه به روش خردۀ سنگی و تعداد ۱۳ نمونه نیز به روش خردۀ سنگی از زون‌های رگه‌ای کانی‌سازی شده برداشت شدند. پس از آماده‌سازی نمونه‌ها توسط شرکت کانسaran، بینالود، برای تجزیه ژئوشیمیایی عناصر مس، سرب، روی، آنتیموان، مولیبden و آهن به آزمایشگاه شیمی تجزیه گروه شیمی، دانشکده‌ی علوم دانشگاه فردوسی مشهد ارسال شدند که نتایج آنها در جدول‌های ۲ و ۳ ارائه شده است. نتایج نشان می‌دهند که بیهنجاری سه عنصر مس، سرب و روی در منطقه‌های رگه‌ای قابل توجه است (جدول ۲). مقادیر تجزیه شده برای عنصر مس در نمونه‌های خردۀ سنگی وابسته به توده‌های سنگی، دامنه‌ی تغییراتی از حداقل ۱۲ تا حداًکثر ۱۰۴ گرم در تن نشان می‌دهد. این بیهنجاری در ارتباط با توده‌ی هورنبلند دیوریت پورفیری است. هر کدام از دو نمونه‌ی Ar-V-8 و Ar-V-11 وابسته به زون‌های کانی‌سازی رگه‌ای، به ترتیب ۲۲۰۰ و ۱۲۰۰ گرم مس در تن نشان می‌دهد (جدول ۲). این بیهنجاری در دو نقطه از منطقه و در ارتباط با زون‌های کانی‌سازی رگه‌ای در توده‌ی هورنبلند دیوریت پورفیری دیده می‌شود. غلظت سرب در نمونه‌ی Ar-C-1 (جدول ۳) وابسته به توده‌های سنگی، برابر با ۲۶ گرم در تن است. این بیهنجاری منطبق بر توده‌ی هورنبلند گرانودیوریت بوده که تحت تأثیر دگرسانی سرسیتیک-پروپلیتیک قرار گرفته است. بیهنجاری بالای سرب در نمونه‌ی Ar-V-4 برابر با ۵۸۹ گرم بر تن

کمتر از ۱ گرم در تن را نشان می دهد، که می تواند نشانه‌ی عدم کانی سازی مولیبدن باشد. دامنه‌ی تغیرات عناصر در توهه‌ای نفوذی و منطقه‌های کانی سازی رگه‌ای در جدول ۴ و ۵ آمده‌اند. با توجه به نتایج ژئوشیمی خرد سنتگی، بیهنجاری عناصر مس، سرب و روی وابسته به زون‌های کانی سازی رگه‌ای جنوب و جنوب شرقی است. همچنین توده‌های نفوذی، از نقطه نظر مس، سرب، روی و آنتیموان بیهنجاری نشان داده‌اند که نشانه‌ای از حضور هاله‌های ژئوشیمی اولیه در توده‌های نفوذی است. آنتیموان در توده‌ی گرانیت قلیایی، و مس، سرب و روی در توده‌ی هورنبلند دیوریت پورفیری بیشترین بیهنجاری را نشان داده‌اند.

مشاهده شده است (جدول ۲). این بیهنجاری نیز با زون‌های کانی سازی رگه‌ای جنوب‌شرق دیده شده است. بیشترین مقدار غلظت روی در نمونه‌های توده‌ی سنگی، وابسته به نمونه‌ی Ar-C-6 برابر با ۲۰.۸ گرم در تن گزارش شده است. این بیهنجاری با توده‌ی هورنبلند دیوریت پورفیری همخوانی دارد و دگرسانی سرسیتی-کربنات این واحد را تحت تأثیر قرار داده است. بالاترین مقدار روی در نمونه‌ی Ar-V-13 (جدول ۲) ۳۳.۶ گرم در تن دیده شده است. بیشترین تمرکز این عنصر در جنوب شرق گزارش شده است. آنتیموان بیهنجاری نسبتاً خوبی نشان داده است. مولیبدن در تجزیه‌های ژئوشیمی رسوب‌های رودخانه‌ای و خرد سنتگی مقادیر

جدول ۱ نتایج تجزیه ژئوشیمیایی عناصر Fe, Sb, Mo, Zn, Pb, Cu در رسوب‌های رودخانه‌ای منطقه‌ی مورد بررسی.

| شماره نمونه | Cu(ppm) | Pb(ppm) | Zn(ppm) | Sb(ppm) | %Fe |
|-------------|---------|---------|---------|---------|-----|
| Ar-S-1      | ۴۲      | ۲۸      | ۴۷      | ۱۴      | ۲.۵ |
| Ar-S-2      | ۵۰      | ۳۷      | ۶۹      | ۱۶      | ۴.۵ |
| Ar-S-3      | ۱۲۴     | ۳۵      | ۸۵      | ۱۴      | ۳.۳ |
| Ar-S-4      | ۱۰.۵    | ۳۴      | ۶۳      | ۱۴      | ۲.۹ |
| Ar-S-5      | ۴۰      | ۳۶      | ۵۰      | ۱۷      | ۲.۹ |
| Ar-S-6      | ۴۷      | ۳۵      | ۵۴      | ۱۵      | ۲.۶ |
| Ar-S-7      | ۵۱      | ۳۸      | ۶۲      | ۱۶      | ۳.۴ |
| Ar-S-8      | ۴۱      | ۳۷      | ۶۳      | ۱۵      | ۴.۲ |



شکل ۹ الف، دامنه‌ی پراکندگی مس و ب، دامنه‌ی پراکندگی سرب در آبرفت رودخانه‌ای منطقه.

جدول ۲ نتایج تجزیه شیمیایی عناصر Fe,Sb,Mo,Zn,Pb,Cu نمونه های خردہ سنگی از زون های کانی سازی رگه ای شمال غرب ارغش.

| شماره نمونه | Zn(ppm) | Cu(ppm) | Pb(ppm) | Sb(ppm) | %Fe |
|-------------|---------|---------|---------|---------|-----|
| Ar-v-1      | ۱۳۱     | ۳۴      | ۱۵      | ۱۳      | ۱   |
| Ar-v-2      | ۱۳۸     | ۳۹      | ۲۵      | ۲۴      | ۲,۱ |
| Ar-v-3      | ۵       | ۶       | ۴       | ۹       | ۰,۳ |
| Ar-v-4      | ۲۳۸     | ۶۵۵     | ۵۸۹     | ۲۲      | ۱,۹ |
| Ar-v-5      | ۵۷      | ۶۵      | ۳۳      | ۳۰      | ۲,۸ |
| Ar-v-6      | ۱۷      | ۶۵      | ۱۳      | ۱۰      | ۱,۷ |
| Ar-v-7      | ۸۸      | ۲۰۷     | ۳۰      | ۱۲      | ۲,۸ |
| Ar-v-8      | ۱۸۸     | ۲۲۰۰    | ۲۸۴     | ۱۱      | ۱,۱ |
| Ar-v-9      | ۵۱      | ۱۳۵     | ۲۲      | ۹       | ۰,۳ |
| Ar-v-10     | ۲۳      | ۷       | ۳۸      | ۳۱      | ۱,۴ |
| Ar-v-11     | ۳۵      | ۱۲۰۰    | ۱۴      | ۵       | ۱,۵ |
| Ar-v-12     | ۱۰۷     | ۱۷      | ۴۹      | ۳۵      | ۴,۵ |
| Ar-v-13     | ۳۳۶     | ۱۹۵     | ۱۷۳     | ۸       | ۰,۶ |

جدول ۳ نتایج تجزیه شیمیایی عناصر Fe,Sb,Mo,Zn,Pb,Cu نمونه های خردہ سنگی از توده های سنگی شمال غرب ارغش.

| شماره نمونه | Zn(ppm) | Cu(ppm) | Pb(ppm) | Sb(ppm) | %Fe |
|-------------|---------|---------|---------|---------|-----|
| Ar-C-1      | ۹۸      | ۴۵      | ۲۶      | ۲۰      | ۲,۵ |
| Ar-C-2      | ۵۴      | ۵۷      | ۱۱      | ۹       | ۱,۲ |
| Ar-C-3      | ۳۶      | ۲۰      | ۴       | ۹       | ۰,۶ |
| Ar-C-4      | ۲۶      | ۱۲      | ۸       | ۸       | ۱,۸ |
| Ar-C-5      | ۱۴۵     | ۴۱      | ۱۳      | ۱۲      | ۲,۲ |
| Ar-C-6      | ۲۰۸     | ۱۰۴     | ۲۰      | ۱۱      | ۲,۸ |
| Ar-C-7      | ۴       | ۵۵      | ۱۳      | ۹       | ۱,۹ |
| Ar-C-8      | ۴۹      | ۱۵      | ۲۰      | ۹       | ۳   |

جدول ۴ دامنه تغیرات عناصر در توده های سنگ.

| Mo ppm    | %Fe      | Sb ppm  | Zn ppm  | Pb ppm  | Cu ppm    | عنصر |
|-----------|----------|---------|---------|---------|-----------|------|
| کمتر از ۱ | ۳ تا ۰,۶ | ۲۰ تا ۸ | ۲۰ تا ۴ | ۲۶ تا ۴ | ۱۰۴ تا ۱۲ | غلظت |

جدول ۵ دامنه تغیرات عناصر در زون های کانی سازی رگه ای.

| Mo ppm    | %Fe        | Sb ppm  | Zn ppm   | Pb ppm   | Cu ppm   | عنصر |
|-----------|------------|---------|----------|----------|----------|------|
| کمتر از ۱ | ۰,۳ تا ۰,۵ | ۵ تا ۳۵ | ۵ تا ۲۳۸ | ۴ تا ۵۸۹ | ۶ تا ۲۰۰ | غلظت |

همچنین هاله های ژئوشیمی ثانویه از عناصر مس، سرب و آنتیموان در رسوبها و هاله های ژئوشیمی اولیه از عناصر مس، سرب، روی و آنتیموان در توده های نفوذی نمایان شده اند. با توجه به این بیهنجاری ها و مقادیر بالای عناصر مس، سرب و روی در منطقه های رگه ای کانی سازی شده می توان نتیجه گرفت که این منطقه دارای پتانسیل کانی سازی عناصری مثل مس، سرب و روی از نوع رگه ای بوده که با توجه به شواهد زیر، ممکن است این کانی سازی رگه ای به یک سیستم مس پورفیری نوع مونزونیتی وابسته باشد:

**برداشت**  
چنانکه گفته شد واحد های زمین شناسی منطقه را توده های نفوذی عمیق و نیمه عمیق با ترکیب اسیدی تا حد واسط تشکیل داده اند که شدیداً دگرسان شده اند. دگرسانی پروپلیتیک و سیعترین دگرسانی و دگرسانی آرژیلیک دومین دگرسانی گسترده است. کانی سازی در شمال غرب به دو صورت اولیه و ثانویه مشاهده می شود. کانی سازی اولیه به دو شکل افسان در توده های منطقه و رگه های دیده می شود. منطقه های کانی سازی رگه ای به فعالیت سیستم گسله ای وابسته اند.

- [۷] شمعانیان غ.ح، "سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، طرح اکتشافات چکشی منطقه‌ی ارغش و طرح اکتشاف طلا ۷۵، صفحه، (۱۳۷۷).
- [۸] کریم‌پور.ح، سعادت س، "طرح پژوهشی مطالعه و بررسی پتانسیل‌های معدنی و تعیین اولویت‌های اکتشافی با استفاده از داده‌های ماهواره‌ای، آتراسیون، رئوژیمی و ژئوفیزیک در محدوده نقشه ۱/۱۰۰۰۰۰ کدکن"، (۱۳۸۵).
- [۹] کریمی سعیدآبادی زهراء، "پتروگرافی، آتراسیون، کانی‌سازی و رئوژیمی جنوب‌غرب ارغش"، پایان‌نامه کارشناسی ارشد زمین‌شناسی اقتصادی، دانشگاه فردوسی مشهد- ۱۸۱ صفحه (۱۳۸۸).
- [۱۰] غلامی نرگس، "پتروگرافی، آتراسیون، کانی‌سازی و رئوژیمی شرق ارغش"، پایان‌نامه کارشناسی ارشد زمین‌شناسی اقتصادی، دانشگاه فردوسی مشهد- ۱۸۹ صفحه (۱۳۸۸).
- [۱۱] ملک زاده شفارودی آ، کریم پور.ح، مظاہری ا، "زمین‌شناسی، دگرسانی، کانی‌سازی و رئوژیمی گستره MA-□ منطقه پی جوئی مس- طلای پورفیری ماهرا آباد، استان خراسان جنوبی، مجله کانی و بلورشناسی کشور، سال هفدهم، شماره ۴، صفحه ۶۳۹ تا ۶۵۴ (۱۳۸۸).
- [2] Stocklin J., "Structural correlation of the Alpine ranges between Iran and central Asia", Mem. Sos Geol. France, 8:33-353. Paris (1977).
- [3] Pilger A., "Die zeitlich tektonische Entwicklung der iranischen Gebirge", Clausthaler Geol. Abh., 8, pp.1-27,4 figs., 5 pls Clausthal- Zellerfeld 1971.
- [11] Ishihara S., "the granitoid series and mineralization: Economic Geology", 75<sup>th</sup> Anniv.v, p458 (1981).
- [12] Gifkins C., Herrmann W., Large R., "Altered and Volcanic rocks aguide to description and interpretation:printed in Australia by priting Authority of Tasmania", pp. 25-27 (2005).
- [13] velde, B., 1995, Origin and mineralogy of Clay and environment, Springer, p. 319.
- [14] Chavez w. x, "Supergene Oxidation of Copper deposite: zoning and distribution of Copper oxide Minerals", Social Economic Geology News, 141 (2000)10-12.
- [15] Bean R.E., "An investigation of the manner and time of malachite unpub", M.Sc.thesis, Ariz, uiv., 82p (1968).

- ۱- نفوذ توده‌های نیمه عمیق آهکی-قلیایی با ترکیب اسیدی تا حدودهای نایاب به گرانیتوئیدهای مگنتیت‌دار در شمال‌غرب و غرب ناحیه ارغش [۹،۱۰].
- ۲- دگرسانی‌های گستردۀ پروپلیتیک، سرسیت، آرژیلیک در منطقه‌ی مورد بررسی و ناحیه‌ی ارغش [۱۰-۸].
- ۳- کانی‌سازی اولیه پیریت و اکسیدهای ثانویه آهن به صورت افسان در ناحیه‌ی ارغش [۱۰،۹].
- ۴- کانی‌سازی‌های پیریت، کالکوپیریت، مالاکیت، آزوریت و اکسیدهای آهن ثانویه به صورت رگه‌ای در منطقه مورد بررسی [۱۱].
- ۵- بیهنجاری عناصر ردیاب و ابر کانساری مس، سرب، روی، نقره در جنوب‌غرب و شرق [۹،۱۰] و مس، سرب، روی در شمال‌غرب ارغش.
- ۶- حضور کانی‌سازی رگه‌ای طلا در ناحیه معدنی ارغش نیشابور [۷-۴].
- بنابراین می‌توان گفت، ناحیه‌ی معدنی ارغش از نظر ساختاری شباهت‌های زیاد لیتولوژی، کانی‌سازی و رئوژیمی با سیستم‌های مس پورفیری مدل مونزونیتی داشته و کانی‌سازی رگه‌ای در این منطقه را می‌توان همانند کانی‌سازی‌های رگه‌ای طلا و آنتیمون وابسته به این سیستم دانست. البته اثبات این گفته نیاز به بررسی‌های دقیق‌تر و برداشت‌های بیشتر و عميق‌تر دارد.

#### مراجع

- [۱] نادری میقان ن، ترشیزیان ه، "نقشه زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور (۱۳۷۷)
- [۲] سازمان زمین‌شناسی کشور، "شرکت اکتشافات رئوژیمیایی استان جیانکسی جمهوری خلق چین" ۱۹۹۶- ۱۹۹۲، گزارش عملیات اکتشاف رئوژیمیایی چهارگوش ۱۰۰۰۰۰/۱ نقشه کدکن، گزارش آنومالی‌های طلا و آنتیمون همراه آرسنیک، تنگستان، جیوه و سریم در منطقه.
- [۳] سازمان زمین‌شناسی، "پروژه اکتشافی، رئوژیمی ناحیه‌ای رسوبات رودخانه‌ای سمنان- کاشمر" (۱۹۹۶).
- [۴] سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، "گزارش نقشه زمین‌شناسی- معدنی ۱/۵۰۰۰ منطقه ارغش و طرح اکتشاف طلا" (۱۳۷۹).