

سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور

طرح اکتشاف سراسری ذخایر معدنی

اکتشاف قلع و تنگستان اسکارنی جنوب بامسر

مجری طرح:

بهروز برنا

ناظرین پروژه:

پیام سودی شعار - حجت‌الله جهانگیری

مشاور :

شرکت مهندسین مشاور کان‌آذین



اردیبهشت 1386



جمهوری اسلامی ایران «سازمان تحقیقات و تولید فولاد ایران»

()

XRD

×

/

()

(×) ×

بخش اول :

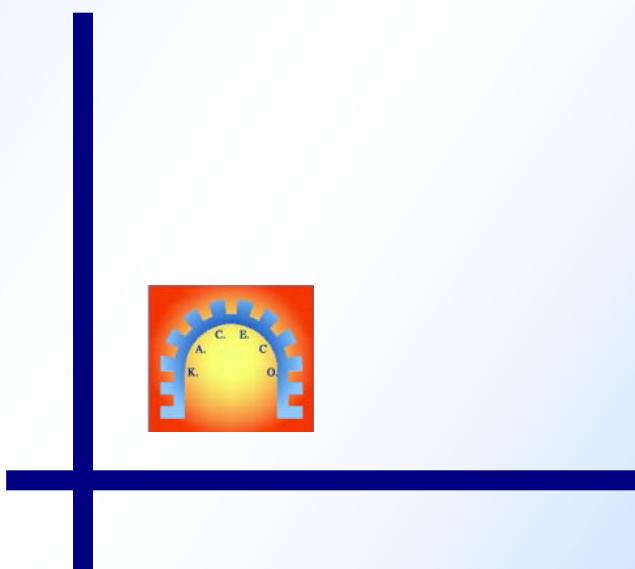
اکتشافات نیمه تفصیلی سیستماتیک قلع و تنگستن اسکارنی در محور بامسر - مالمیر

❖ کلیات و تاریخچه

❖ زمین‌شناسی

❖ پیمایش‌های زمین‌شناسی

❖ نتیجه‌گیری و پیشنهادات



فصل اول : کلیات و تاریخچه

❖ مقدمه

❖ موقعیت جغرافیایی و راه های دسترسی

❖ تاریخچه مطالعات قبلی



فصل اول : کلیات و تاریخچه

۱-۱- مقدمه

زون اسکارنی محدوده‌ی بامسر چنانچه در مطالعه‌ی کارهای گذشته بطور مفصل بحث خواهد شد، در دوره‌های مختلف مورد توجه زمین‌شناسان و اکتشافگران بوده است. در این پژوهه براساس قرارداد منعقده‌ی مابین طرح سراسری اکتشاف و شرکت مهندسین مشاور کانآذین براساس شرح خدمات تعریف شده و توجیهات انجام شده تمامی زون اسکارنی در منطقه‌ی جنوب‌شرق بامسر تا غرب مالمیر که با روند شمال‌غربی - جنوب‌شرقی مابین گرانیتها و گرانودیوریت‌های منطقه محصور شده است مورد پیمایش صحرایی قرار گرفت. هر چند هدف اصلی پیجويی پیمایش زون‌های اسکارنی بوده است ولی در برخی موارد به لحاظ ضرورت، توده‌های نفوذی و احياناً کانی‌سازی‌های موجود در آنها نیز مورد بررسی قرار گرفت. در این پیمایش‌ها با در نظر داشتن شرایط زمین‌شناسی، کانی‌سازی تنگستن و عناصر همراه در زون یاد شده مورد پیجويی قرار گرفت. این پیمایش‌ها در پروفیل‌های خاص که عمداً عمود بر روند زون اسکارنی بودند انجام پذیرفت. توجه به زون‌های اسکارنی با توجه به شواهد و خصوصیات زمین‌شناسی و کانی‌شناسی و نمونه‌برداری از آنها از اهداف اصلی این پیمایش‌ها بوده‌اند. استفاده از لامپ UV جهت شناسایی کانی‌سازی و ردیابی شلیت در منطقه کمک شایان توجهی نموده است. بدین جهت این ابزار در تمامی طول پیجويی مورد استفاده قرار گرفت. لذا در این گزارش جهت تشریح عملیات انجام شده ابتدا زمین‌شناسی ناحیه مورد مطالعه بحث خواهد شد، سپس عملیات انجام شده تشریح و نهایتاً اطلاعات بدست آمده تعبیر و تفسیر خواهند شد.



فصل اول : کلیات و تاریخچه

۱-۲- موقعیت جغرافیایی و راههای دسترسی

ناحیه مورد مطالعه منطقه‌ای است که از شمال شرق روستای بامسر شروع و یک روند جنوب شرق - شمال غرب را تا روستاهای گل زرد، بن گبند، مالمیر و گوشه محسن این علی طی می‌کند. بهترین مسیر برای دستیابی به این منطقه از اراک، شازند، آستانه، هندودر و سپس روستای روشت و بامسر می‌باشد.

از نظر آب و هوایی منطقه کوهستانی، سرد و خشک بوده به طوری که از اوایل آبان تا اواخر فروردین هوا بشدت سرد شده و گاهی به حدود -30° درجه می‌رسد. در منطقه بامسر در فصول سرد سال به علت ریزش برف و باران راههای ارتباطی منطقه قطع می‌شود، به طوری که فصل کاری در این منطقه عملاً به ۶ الی ۷ ماه در سال می‌رسد.



شکل ۱-۱- نقشه راههای دسترسی به منطقه



فصل اول : کلیات و تاریخچه

۱-۳-۱- تاریخچه مطالعات قبلی

محدوده‌ی مورد مطالعه به لحاظ زمین‌شناسی و قرارگیری در بخش میانی زون سنتنج - سیرجان که از نظر فلززایی از اهمیت خاصی برخوردار است از سالیان قبل مورد توجه بوده است (رجوع شود به فصل ۲).

به همین منظور گزارش‌های فراوانی در قالب گزارشات اکتشافی و زمین‌شناسی و یا پژوهش‌های دانشگاهی از منطقه‌ی مورد مطالعه ارائه شده است.

اولین گزارش مکتوبی که از منطقه موجود است مربوط به بازین و هونبر در سال ۱۹۶۹ می‌شود. بازین در گزارش خود ضمن اشاره به کانی‌سازی شیلت در بامسر به مطالعه و توجه بیشتر نسبت به کانی‌سازی در سنگ‌های آهکی بامسر تأکید کرده است. پس از آن در سال ۱۹۷۲ بردبر و همکاران نقشه زمین‌شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ خرم‌آباد را تهیه کرده‌اند. در سال‌های ۱۳۵۰ تا ۱۳۳۰ تهرانچی و ایادی اقدام به استخراج تونل‌های روشت و بامسر کردند. پس از انقلاب نیز از سال ۱۳۷۰ تا کنون مطالعات متعددی بر روی منطقه نظام‌آباد - روشت - بامسر انجام شده است که در ادامه مروری بر نتایج این مطالعات خواهیم داشت.

۱-۳-۱- بازین و هونبر ۱۹۶۹

در حقیقت این اولین گزارش مکتوبی است که در مورد این ناحیه قابل ذکر است. بازین و هونبر در این گزارش به کانی‌سازی تنگستان و مس در ارتباط با گرانیت نفوذی ژوراسیک در منطقه حسن‌آباد - روشت واقع در ۶۷ کیلومتری جنوب غرب اراک و ۳۰ کیلومتری جنوب‌غرب آستانه اشاره کرده است. توده نفوذی کمی بازیک (گرانودیوریت) حاوی کانی‌های بیوتیت و آمفیبول است. توده‌های نفوذی گرانیتی و گرانودیوریتی باعث دگرگونی شیل‌های گرافیت‌دار و تبدیل به هورنفلس‌های میکادار شده‌اند.



فصل اول : کلیات و تاریخچه

در این گزارش همچنین آورده شده است که :

- سنگ‌های آهکی (کربناته) اپیدوتیزه شده در بین شیست‌ها حاوی شیلت است.

- دایک‌ها و عدسی‌های آپلیتی زیادی در منطقه وجود دارد.

- رگه‌های میزالیزه‌ای که همراه این دایک‌ها هستند دارای کوارتز، تورمالین و دانه‌های بسیار کوچک شیلت هستند.

- مس (Cu) به صورت کانی‌های ملاکیت و آزوریت معمولاً همراه تنگستن ظاهر می‌شود. (دایک‌ها و توده‌های نفوذی منطقه روشت).

- رگه‌های داخل هورنفلس و شیل‌ها که اغلب تابع شکستگی‌ها و موازی هستند عموماً فاقد ماده معدنی هستند.

- در منطقه عملیات اکتشاف و استخراج و احداث تونل‌های بامسر و روشت به منظور استخراج کانه‌های تنگستن صورت گرفته است.

بازین در گزارش خود ضمن اشاره به کانی‌سازی شیلت در بامسر بر مطالعه و توجه بیشتر نسبت به کانی‌سازی در سنگ‌های آهکی بامسر (به صورت اسکارن) تأکید کرده است.

۱-۳-۲- بردیر و همکاران ۱۹۷۲

بردیر و همکاران که نقشه ۱:۲۵۰۰۰ خرمآباد را تهیه کرده‌اند در گزارش ضمیمه نقشه به کانه‌زایی احتمالی مس و تنگستن خصوصاً در قسمت‌های شمال‌شرق نقشه اشاره کرده است.

۱-۳-۳- تهرانچی و ایادی ۱۳۵۰- ۱۳۳۰

معدن نظام آباد و اثرهای معدنی اطراف (روشت - بامسر) طی سال‌های ۱۳۳۰ تا ۱۳۵۰ توسط دو نفر به اسامی تهرانچی و ایادی بطور جدی با همکاری یک شرکت امریکایی مورد اکتشاف و بهره‌برداری قرار گرفت. کارهای معدنی انجام شده در روشت و بامسر توسط این دو نفر عبارتند از :



فصل اول : کلیات و تاریفچه

فعالیت‌های معدنی انجام شده در روشت :

۱- حفر تونل‌های استخراجی : تونل‌های روشت عبارت است از دو تونل اصلی که در هر کدام از آنها دو دستک حفر شده است. روند دستک اول N20E، دستک دوم N-S، (تونل اول) و دستک سوم W-S و دستک چهارم N40W (تونل دوم) می‌باشد. طول تونل اول حدود ۶ متر و امتداد آن N-S، طول تونل دوم نیز ۷ متر و امتداد آن N10E می‌باشد. طول دستک‌های اول تا چهارم به ترتیب ۱۰، ۵، ۲ و ۳ متر است.

۲- حفر چاه‌ها و ترانشه‌های اکتشافی : در اطراف روستای روشت (په کله خرس) در سنگ‌های گرانویدیوریتی و بر روی رگه‌های کوارتز - تورمالین - فلدسپات، ۳ چاه و ۴ ترانشه اکتشافی حفر شده است.

۳- لاوک شوئی : اهالی مسن روستاهای روشت و بامسر اینگونه نقل می‌کنند که؛ در دوره بهره‌برداری تونل‌های استخراجی روشت توسط تهرانچی و ایادی در دره مقابل تونل روشت، لاوک شوئی انجام شده است.

فعالیت‌های معدنی انجام شده در بامسر :

تنها تونل موجود معروف به تونل بامسر ۲۸ متر طول دارد و با امتداد N60W در شمال روستای بامسر واقع است. این تونل در امتداد یک افق آهک چرتی دگرگون شده حفر شده است. یک چاهک و یک ترانشه نیز نزدیک تونل بامسر حفر شده است.

۱-۳-۴- فرهادیان و زینعلی ۱۳۷۰-۱۳۷۱

فرهادیان و زینعلی نیز در قالب طرح اکتشاف تنگستان، کانه‌زایی تنگستان و قلع را در منطقه روشت و بامسر مورد بررسی قرار داده‌اند و در این راستا فرهادیان اقدام به تهیه نقشه‌ی ۱:۲۰۰۰۰ زمین‌شناسی منطقه بامسر و نیز نقشه‌ی با مقیاس ۱:۱۰۰ تونل بامسر کرده است که در آن عیار ماده معدنی و ژئومتری تونل نمایش داده شده است.



فصل اول : کلیات و تاریخچه

۱۳۷۸-۵-۳- فرهادیان

فرهادیان در گزارشی با عنوان شرحی پیرامون زون میزالیزه بامسر - روش به صورت کلی به مسائل زمین‌شناسی و پتانسیل‌های معدنی (خصوصاً تنگستان و قلع) منطقه پرداخته است.

۱۳۷۸-۶-۳- جهانگیری

گزارش بررسی آnomالی‌های تنگستان و قلع در مناطق نظام آباد و بامسر

در این گزارش آnomالی‌های تنگستان در دو منطقه نظام آباد و بامسر به صورت مجزا مورد بررسی قرار گرفته است. جهانگیری در سال ۷۸ با نمونه‌برداری جزئی از تونل بامسر مشاهده کرد که پتانسیل مناسبی در ارتباط با تنگستان در آهک‌های کریستالیزه منطقه بامسر وجود دارد. وی در گزارش خود آورده است از آنجایی که تا این زمان هیچ‌گونه کار اکتشافی سیستماتیک در منطقه صورت نگرفته است. لذا در این مرحله برای روشن شدن وضعیت آnomالی تنگستان، از آهک‌های کریستالیزه سنگ میزبان ماده معدنی به فواصل مشخص نمونه‌برداری به عمل آمد. پس از بررسی و ارزیابی فنی اقدام به ایجاد ۱۲ ترانشه در فواصل مختلف و نمونه‌برداری ۱۹ نمونه از ترانشه‌ها به روش Chip Sampling گردید که ماحصل نتایج بدست آمده به صورت ذیل است:

۱- عیار تنگستان در طول قسمتی از گسترش سطح زون میزالیزه در ترانشه ۱۱- TB-7810-11 ppm بوده که قابل توجه نبوده است. ضخامت ماده معدنی در نقاطی که دارای آnomالی بوده حدود ۲ متر است.

۲- عیار متوسط قلع در طول یک کیلومتر از گسترش سطحی زون میزالیزه ppm 364 است. با توجه به گسترش زون میزالیزه و فقدان اطلاعات در خصوص توزیع عناصر قلع و تنگستان در اعمق، جهت بررسی وضعیت این عناصر در عمق پیشنهاد شده است که حداقل دو حلقه چاه اکتشافی در نقاطی که دارای آnomالی قوی می‌باشند حفر گردد.



فصل اول : کلیات و تاریخچه

۱۳۸۰-۷-۳-جهانگیری

گزارش بررسی آثار معدنی تنگستان اسکارنی بامسر و نهشتلهای پلاسربی آن در آبرفت مروک.

در راستای پیشنهاد حفاری جهت بررسی وضعیت کانی سازی در عمق در سال ۷۹ بهترین آنومالی‌های سطحی

که بر تونل اکتشافی بامسر اطباق دارد جهت حفاری انتخاب شدند که در مجموع ۲۱۸/۵ متر حفاری به صورت ۲

حلقه چاه با شیب‌های ۱۵/۵ و ۱۹/۵ درجه عمود بر امتداد لایه‌بندی و در جهت جنوب‌غرب صورت گرفت که

نتایج حاصل از این بررسی به شرح ذیل است :

۱- مغزه‌ها در نقاط متعدد دچار شکستگی و خردشده‌گی و نیز آغشته‌گی به اکسیدهای مختلف آهن می‌باشند.

۲- پس از بررسی سنگ‌شناسی مجموعه حفاری، ترکیب سنگ شناسی مجموعه شیست و اسکارن اعلام گردید.

شیست‌ها به طور غالب دارای درصدهای مختلفی از کانی‌های بیوتیت، مسکویت، کلریت، سریسیت کوردیریت،

آنالوژیت و کوارتز می‌باشند و اسکارن‌ها در واقع سنگ‌های کربناته ناخالصی بوده‌اند که متامorf شده و حاوی

کانی‌های اپیدوت، پیروکسن و گرونا می‌باشد.

۳- زمان تشکیل این سری متامorf، ژوراسیک بوده ولی کانه‌زایی در آن‌ها جوان‌تر است و تحت یک ترم کلی

بعد از ژوراسیک (Post Jurassic) قرار می‌گیرد. محققین مختلف برای توده‌های نفوذی که این سری را تحت

تأثیر قرار داده‌اند زمان‌های متفاوتی ارائه کرده‌اند. مطابق ژئوکرونولوژی ارائه شده، این توده‌ها مربوط به نسل‌های

متفاوتی از تزریق بوده و یا اینکه باستی با زمان‌های اعلام شده با احتیاط برخورد کرد ولی به هر حال، تزریق این

توده‌ها، سکانس ژوراسیک را متأثر کرده است.

۴- این مجموعه دارای یک سیستم لایه‌بندی مشخص می‌باشد. امتداد این لایه‌ها N60W و شیب آن‌ها ۶۰ NE تا

۵ می‌باشد و حفاری‌ها عمود بر امتداد لایه‌بندی صورت گرفته است.

۵- تیپ کانه‌زایی در محدوده‌ی بامسر تیپ اسکارنی فلوئورین دار می‌باشد.



فصل اول : کلیات و تاریخچه

۶- از نظر ژئومتری کانه‌زایی به دو گروه تقسیم می‌شود؛ در یک دسته ماده معدنی به صورت دانه‌های بسیار پراکنده و ریز همراه با شیستوزیته اولیه که رنگ آن‌ها غالباً در برابر دستگاه UV زرد طلایی - آبی درخشنان می‌باشد، دیده می‌شود. در دسته دوم کانه‌زایی به شکل استوک ورک درزه و شکاف سنگ را پر کرده است و شیستوزیته را قطع می‌کند. به نظر می‌رسد دسته دوم یک پدیده ثانویه بوده که بعداً سنگ را متأثر کرده است. تمرکز ماده معدنی در این دسته با توجه به شدت اشعه بیشتر است. رنگ ماده معدنی در درزه و شکاف‌های موجود در سنگ، سفید شیری می‌باشد.

۷- پاراژنز کانی‌شناسی این محدوده شامل شیلت، کالکوپیریت، پیروتیت، مولیبدنیت، کاستریت، آرسنوبیریت، اسفالریت، کالکوزیت، کوولیت، بیسموتیت و اکسیدهای مختلف آهن می‌باشد. در بعضی قسمت‌های سکانس تمرکز سولفورها که غالباً پیریت و آرسنوبیریت می‌باشد زیاد بوده، این تمرکز به دو شکل اصلی موجود است. دسته اول سولفورهایی همراه با شیستوزیته اولیه و دسته دوم سولفورهایی که شیستوزیته اولیه را قطع کرده و تحت تأثیر فرآیندهای ثانویه و بعدی می‌باشد.

۸- پس از بررسی نتایج بدست آمده حاصل از آنالیز عناصر تنگستن، قلع و مولیبدن، مشخص گردید که در حال حاضر این عیار با عیار اقتصادی، زون‌های اسکارنی، تنگستن، قلع، مولیبدن‌دار فاصله داشته و ادامه عملیات اکتشافی در این محدوده مقرن به صرفه نمی‌باشد. بنابر این پایان عملیات اکتشافی در شرایط کنونی برای منطقه بامسر اعلام می‌شود.

۱-۳-۸- عزیزپور

عزیزپور در قالب پایان‌نامه کارشناسی ارشد خود تحت عنوان "ژئوشیمی، کانی‌شناسی و ژنز اثرهای معدنی تنگستن اسکارنی بامسر و رگهای روش و مقایسه آن‌ها با کانسار تنگستن نظام آباد" قسمت‌هایی از محدوده مورد مطالعه این پژوهه را مورد بررسی قرار داده‌اند که در ذیل نتایج حاصل از تحقیق ایشان آورده شده است.



فصل اول : کلیات و تاریخچه

در اثر معدنی بامسر شش افق کانه‌دار شناسایی شده است. سنگ‌های درونگیر در بامسر دو نوع اند :

نوع اول اکتینولیت، ترمولیت، دیوپسید، کوارتز شیست‌های آهکی (آتشفسانی - رسوبی دگرگونی شده) است

که در آن کانه‌زائی در لامینه‌های ریز بلور (توف اسیدی دگرگون شده) و رگه و لایه‌های گارنت‌دار درشت بلور

دیده می‌شود. نوع دوم سنگ‌های آهک چرتی دگرگون شده است که کانه‌زایی رگه‌ای در همبrij اسکارنی این

سنگ‌ها با فیلیت یا سریسیت شیست (شیست‌های لکه‌ای) اتفاق افتاده است.

ژئومتری ماده معدنی به صورت لایه‌ای (Stratiform) و رگه‌ای (Cross-Cutting) است. این رگه‌ها درون

عدسی‌های همخوان با لایه‌بندی تشکیل و محدود شده‌اند (Stratabound).

در لامینه‌های ریز بلور و لایه‌های گارنت‌دار درشت بلور به ترتیب بافت ماده معدنی لامینه و دانه پراکنده است.

پاراژنر ماده معدنی در لامینه‌های کانه‌دار شامل آرسنوبیریت، پیریت، کاسیتیریت، کالکوبیریت، اسفالریت و

اکسیدهای آهن بوده و کانی‌های گانگ کوارتز، ترمولیت، اسفن و کلریت می‌باشد.

پاراژنر ماده معدنی در لایه‌ها و رگه‌های گارنت‌دار درشت بلور مشابه بوده و شامل شلیت، کالکوبیریت،

آرسنوبیریت، اسفالریت، کاسیتیریت، کالکوسیت، کوولیت و اکسیدهای آهن است. کانی‌های گانگ نیز

کوارتز، کلسیت، گارنت، دیوپسید، اکتینولیت و کلینوزوئیسیت می‌باشند.

کانه‌ها در رگه‌های گارنت‌دار نسبت به لایه‌های گارنت‌دار و لامینه‌ها درشت‌ترند.

سنگ‌های نفوذی گرانودیوریتی، میزان کانه‌زائی رگه‌ای در روشت می‌باشند. پاراژنر رگه کانه‌دار روشت

عبارتست از کوارتز، پیریت، میکروکلین، تورمالین، بیوتیت، شلیت و آرسنوبیریت.

نمونه‌های معدنی بامسر روند REE مشابهی با سنگ‌های دگرگونی منطقه روشت - بامسر دارند. روند REE

شنیلت‌های روشت و نظام آباد مشابه بوده و با روند این عناصر در شنیلت‌های بامسر متفاوت است. به نظر می‌رسد



فصل اول : کلیات و تاریخچه

شیلیت‌های نظام آباد و روشت از سیالی با فعالیت سدیم بالا در شرایط اکسیدان و شیلیت‌های بامسر از سیالی با فعالیت سدیم متوسط در شرایط احیاء تشکیل شده‌اند.

قطعه لیتوژئو‌شیمیایی از همبری گرانیتوئیدها به سمت افق‌های کانه‌دار نمایان گر آن است که در افق‌های کانه‌دار میزان عناصر فلزی مانند W، Zn و Co حتی در مناطق دور از اثر معدنی بامسر بالا می‌باشد.

مطالعه سیالات در گیر در کوارتز، گارنت و کلینوزوئیسیت لایه‌ها (تیپ چینه‌سان) و رگه‌های (تیپ چینه‌کران) گارنت‌دار درشت بلور نشان می‌دهد تنها یک نوع سیال موجب کانه‌زائی شده و درجه حرارت همگن‌سازی سیالات در گیر اولیه بین ۳۵۰ تا ۴۰۰ درجه سانتی‌گراد و درجه شوری ۲۰-۱۲ درصد وزنی معادل NaCl می‌باشد.

بر اساس مطالعات زمین‌شناسی، بافتی، کانی‌شناسی، ژئوشیمیایی و سیالات در گیر تشکیل اثر معدنی بامسر به صورت رسوی - دیازنتیک و احتمالاً از منشأ بروندمی (Exhalative) وابسته به ولکانیسم و تمرکز بعدی آن طی دگرگونی ناحیه‌ای و دگر شکلی کمیرین‌پسین صورت گرفته است.

با توجه به موقعیت فضائی و نزدیکی افق‌های کانه‌دار بامسر با توده‌های گرانویدیوریتی میزبان کانه‌زائی رگه‌ای روشت، به نظر می‌رسد رگه‌های کانه‌دار روشت در اثر هضم کانه‌زائی چینه‌سان و چینه‌کران توسعه مانگماً گرانیتوئیدی تشکیل شده باشند.

فصل دوم : زمین‌شناسی

- ❖ مقدمه
- ❖ زمین‌شناسی زون سندج سیرجان
- ❖ زمین‌شناسی محدوده‌ی مورد مطالعه
- ❖ سنگ‌های دگرگونی مجاورتی
- ❖ سنگ‌های نفوذی
- ❖ زمین‌شناسی ساختمانی



۱-۲- مقدمه

از آنجایی که محدوده‌ی مورد بررسی در زون سنتدج-سیرجان قرار دارد در این بخش ضمن آشنایی با زون سنتدج-سیرجان و تقسیم‌بندی‌های انجام شده در این زون به زمین‌شناسی محدوده‌ی مورد مطالعه و زمین‌شناسی ساختمانی آن پرداخته می‌شود.

۲-۲- زمین‌شناسی زون سنتدج - سیرجان

محدوده مورد بررسی در زون سنتدج سیرجان قرار دارد. این زون در اصل جزئی از ایران مرکزی است، اما برخی از ویژگی‌های زمین‌شناسی آن در مزوژوئیک و ترشیاری آنرا از ایران مرکزی جدا می‌کند. این زون در واقع به صورت یک نوار ماگماتیک - دگرگونی به طول ۱۵۰۰ و عرض ۲۰۰ کیلومتر با روند شمال‌غرب -

جنوب‌شرق بین زاگرس و ایران مرکزی از ارومیه در شمال‌غرب تا سیرجان و اسفندقه در جنوب‌شرق به موازات روراندگی زاگرس امتداد دارد. در حقیقت مرز شمالی توسط نوار آتشفسانی ارومیه - دختر و فروافتادگی‌های سیرجان، مرودشت، گاو خونی، کویر میقان، کفه کبودرآهنگ و دریاچه ارومیه، از ایران مرکزی جدا می‌شود و مرز جنوبی آن نیز گسل راندگی زاگرس است (شکل ۱-۲).

این بخش از نظر رسوب‌گذاری و اختصاصات ساختمانی، مانند ایران مرکزی است، ولی جهت و امتداد کلی آن از امتداد کلی زاگرس پیروی می‌کند و به علاوه، آتشفسانی‌های ترشیر در آن گسترش چندانی ندارد.

این زون جزو ناآرام‌ترین و به عبارتی، فعال‌ترین زون ساختمانی ایران به شمار می‌رود و تا سنوزوئیک، فازهای دگرگونی و ماگماتیسم مهمی را پشت سر گذاشته است. زون سنتدج - سیرجان را می‌توان از ناحیه سیرجان به دو بخش شمالی و جنوبی تقسیم کرد.



بخش شمالی، که فازهای مهم کوهزایی سیمیرین و کرتاسه پایانی را در خود ثبت کرده و در آن توده‌های نفوذی متعددی نظیر الوند، بروجرد، اراک و ملایر به وجود آمده است. این قسمت به نام بخش همدان - ارومیه نیز نامیده شده است.

بخش جنوبی، که کوهزایی‌های پر کامبرین و تریاس میانی، تغییر شکل‌ها و دگرگونی‌های مهمی در آن حادث کرده است و توده‌های نفوذی نظیر گرانیت‌های حاجی‌آباد، سیرجان، اقلید و توده‌های بازیک اسفندقه نتایج عملکرد این کوهزایی‌ها است.



شکل ۱-۲- واحدهای ساختمانی- رسویی ایران (نبوی ۱۳۵۵)



فصل دوم: زمین شناسی

بطور خلاصه، ویژگی‌های زون سنتدج - سیرجان از این قرار است (زمین شناسی ایران، درویش زاده).

- روند ثابت و کلی منطقه، که از مسیر زاگرس تبعیت می‌کند.

- دگرگونی پر کامبرین، که درجه آن شدید بوده است و در گلپایگان و به ویژه بخش جنوبی این نوار دیده

می‌شود.

- طی دوران پالئوزوئیک رسوبات تبخیری و سنگ‌های آتشفسانی بین لایه‌ای در آن تشکیل شده است.

- در تریاس میانی، دگرگونی و تغییر شکل شدیدی را متحمل شده و سنگ‌های دگرگونی حاجی‌آباد، اسفندقه،

حوالی سیرجان و توده‌های نفوذی محلی نتیجه آن است.

- رسوب‌گذاری ژوراسیک، مانند اکثر نقاط ایران از نوع تخریبی و حتی در همدان و ملایر و ... رسوبات سازند

شمشك به ضخامت زياد ديده مي شود و همراه با آن آتشفسانی زيردریسي هم از رونق خاصی برخوردار بوده است.

- دگرگونی شدید سيميرين پسين در اوخر ژوراسیک، به ویژه در بخش شمالی آن مشاهده شده است به نحوی

كه سنگ‌های كربناته كرتاسه زيرين (آپسين - آلين) که توسط يك كنگلومراي قاعده‌اي به طور دگرشيب بر

روي سنگ‌های قدیم در بسیاری از سرزمین‌های شرق تراست زاگرس قرار دارند، حاکی از آن است که

بخش‌هایی از بلوک سنتدج - سیرجان، طی تقریباً ۳۵ میلیون سال (ژوراسیک پایانی - كرتاسه زيرين) خارج از آب

باقي مانده است و اين مسئله به عملکرد فاز کوهزایی مذکور مربوط می‌شود.

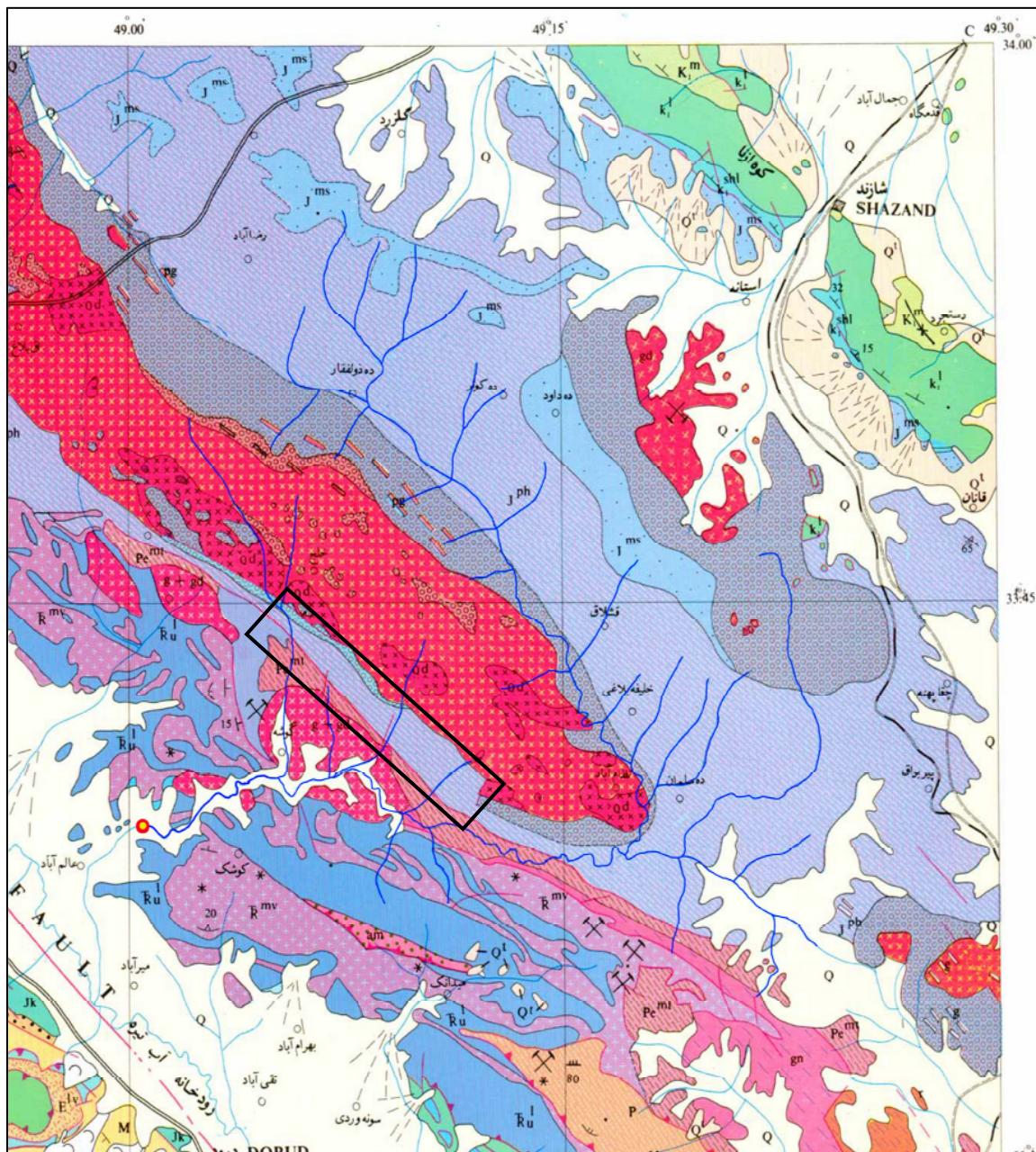
- در كرتاسه پایانی - پالئوسن، دگرگونی و ماگماتیسم مهم به وقوع پيوسته که شاهد آن:

▪ وجود دگرشيبی، در قاعده رسوبات پالئوسن يا ائوسن، يا وقفه در رسوب‌گذاری همين زمان

▪ دگرگونی آهک‌های كرتاسه شمالی ملایر و دگرگونی همين آهک‌ها که پایه سد همدان را می‌سازند.



- توده‌های نفوذی مهم که هم جهت و به موازات روراندگی زاگرس، سنگ‌های ژوراسیک را قطع کرده‌اند، مانند گرانیتوئیدهای الوند همدان، ملایر، اراک و ...
- در فاز کوهزایی بین اوسن - اولیگوسن، توده‌های بازیک در بخش شمالی این نوار به چشم می‌خورد.



شکل ۳-۱- قسمت شمال شرق نقشه زمین‌شناسی ۱:۲۵۰۰۰ خرم‌آباد که ناحیه مورد بررسی روی آن مشخص شده است.

از نظر فلززایی این زون را می‌توان به سه بخش شمالی، میانی و جنوبی تقسیم کرد.

بخش جنوبی: این بخش از سیرجان تا اصفهان ادامه دارد و با ادامه گسل درونه، از بخش میانی جدا می‌شود.

بخش شمالی نیز با ادامه گسل جنوب تهران از بخش میانی جدا می‌شود. در بخش جنوبی کانه‌زایی آهن، آهن

منگتر (گل گوهر، منگنز بافت) و سرب و روی، مس (چاه گز، قنات مروان) با سن پر کامبرین پسین تا کرتاسه

پیشین را می‌توان مشاهده کرد.

بخش میانی: این بخش که محدوده‌ی مورد مطالعه پژوهه حاضر نیز در آن قرار دارد، خود به دو نوار کوچکتر

شمالی - جنوبی تقسیم می شود. بخش میانی از نظر کانی سازی در مقایسه با بخش های شمالی و جنوبی پرمایه تر

است. به عنوان مثال در این بخش مناطق کانسنسگ‌دار زیر را می‌توان نام برد؛

منطقه فلززایی شمس آباد، کانی سازی های طلای آستانه، آهن شمس آباد، تگستان، سرب و روی و نقره، ده

حسین، تنگستن نظام آباد و منطقه معدنی طلای موتله.

بخش شمالی: در بخش شمالی کانی سازی آهن (منطقه معدنی مجموعه همه کسی همدان) شمال باختری

دیواندره (ظرف آباد)، همچنین کانی سازی طلا، طلا - آنتیموان منطقه معدنی قروه (آنتیموان و طلای داشکسن و ...)

را می توان نام برد.

۳-۲- مطالعه محدودی موردنی شناسی مین-ذ

پر اساس مطالعات صورت گرفته پر روی منطقه، زمین شناسی محدوده‌ی مورد بررسی را - از قدیم به جدید -

مے تو ان بصورت کلمے زیر سان کے د.

مطالعات انجام شده توسط رادفر (۱۳۶۶) قدیمی‌ترین واحد سنگی منطقه که در شرق روستای روشت قرار

داده را به دوره پر میز (پالئوزوئیک بالایی) نسبت داده است. این واحد و لکانو-سدمنت با رنگ قهوه‌ای تبره از



فصل دوم: زمین شناسی

آهک و دولومیت‌های کریستاله چرت‌دار با درون لایه‌هایی از شیسته‌های سبز رنگ تشکیل شده است که شدیداً تکتونیزه شده است.

واحد سنگی بعدی مربوط به دوره تریاس می‌باشد. این واحد از سری سنگ‌های دگرگونی با رخساره سنگی روشن‌تر و متمایز از شیسته‌های دگرگونی شده و دورن لایه‌های کوارتزی است.

کانی‌های دگرگونی ترمولیت، اکتینولیت، کلریت، اپیدوت، آلبیت، کوارتز، کلسیت که در درون لایه‌های شیسته‌های سبز رنگ تشکیل شده‌اند مشخص کننده درجه دگرگونی سیستم‌های سبز رنگ برای نهشته‌های این واحد می‌باشد. بخش فوزولینیدار آن را به پرمن و بخش‌های دیگر این واحد خصوصاً قسمت‌های بالای آن که دارای فسیل پنتاکرینوس بوده و دارای درون لایه‌هایی از شیل‌های پلیتی دگرگون شده می‌باشد توسط رادر (۱۳۶۶) به تریاس نسبت داده شده است. این واحد با همبری هم‌شیب و پیوسته در قسمت‌های بالایی به سریت شیسته‌های همدان تبدیل می‌شود. واحد مذکور به دلیل قرار گرفتن مابین شیسته‌های همدان در بالا و واحد ولکانوسدیمتر در پایین و داشتن رخساره حد واسطه به عنوان واحد Transitional معرفی می‌شود (رادفر ۱۳۶۶). بالاترین بخش از ردیف دگرگونی را شیسته‌های پلیتی، ژوراسیک تشکیل می‌دهد. لایه‌هایی از ماسه سنگ‌های گریوکی دگرگون شده در بین این شیسته‌ها رخنمون دارند. این شیسته‌ها از سریت، کلریت و بیوتیت شیست تشکیل شده‌اند.

تیله و سید امامی (۱۹۶۴) سن این شیسته‌های دگرگون شده را به تریاس بالایی - ژوراسیک نسبت داده‌اند. اکثر توده‌های نفوذی که در منطقه مشاهده می‌شود در داخل این رخساره نفوذ کرده‌اند و باعث ایجاد هاله‌های دگرگونی شده‌اند. در اثر نفوذ این توده‌ها شیل‌های کربن‌دار که تحت تأثیر دگرگونی قرار گرفته‌اند گرافیتی شده‌اند. در قسمت‌های مختلف منطقه خصوصاً شرق و شمال شرق مالمیر و اطراف روستای بن‌گنبد لایه‌هایی از گرافیت رخنمون دارند.



فصل دوم: زمین شناسی

افق‌های آهکی کریستاله که در تناوب افق‌های کوارتزیتی قرار دارند در داخل شیسته‌ای دگرگونه ژوراسیک مشاهده می‌شوند که امتداد شمال‌غرب - جنوب‌شرق دارند.

این آهک کریستالیزه و اسکارنی به رنگ روشن و خاکستری حاوی کانی ملاکیت به ضخامت تقریبی ۱/۵ متر که حاوی تنگستان است. مشخصات ویژگی‌های این آهک‌ها که بدقت مورد مطالعه و نمونه‌برداری قرار گرفته است در فصل‌های بعدی به تفصیل آورده شده است.

۴-۲- سنگ‌های دگرگونی مجاورتی

در اثر نفوذ توده‌های نفوذی گرانیتی، گرانودیوریتی و کوارتزدیوریتی در قسمت‌های شمال، شمال‌شرق و جنوب، جنوب‌غرب منطقه مورد مطالعه (روستاهای روشت، بامسر، گل‌زرد، بن‌گنبد، مالمیر و ...) هاله‌های دگرگونی مجاورتی در منطقه بوجود آمده است که شامل هورنفلس، شیسته‌های لکه‌ای و فیلیت می‌باشد. در داخلی‌ترین بخش هاله دگرگونی، هورنفلس‌ها تشکیل شده‌اند که بسیار سخت و متراکم و قادر شکاف و درزه می‌باشند. به تدریج به سمت خارج این هورنفلس‌ها به شیسته‌های لکه‌ای متورق با شیستوزیت واقعی تبدیل می‌شود. سپس نوبت به فیلیت‌ها می‌رسد که سطحی برآق و شیستوزیت بسیار ظریف دارند بطوریکه با چکش در جهت‌های خاص خرد می‌شوند.

۴-۳- هورنفلس‌ها

داخلی‌ترین بخش هاله دگرگونی ناشی از توده‌های نفوذی منطقه را هورنفلس‌ها تشکیل داده‌اند که در آن‌ها بر اثر دگرگونی درزه و شکاف‌های سنگ از بین رفته و بسیار سخت و متراکم شده‌اند. قسمت خارجی هورنفلس‌ها از نوع میکادار هستند که بلورهای کوردیریت و آندالوزیت به شکل بافت اسفنجی دارند.



فصل دوم: زمین شناسی

صفحه ۲۰

قسمت داخلی یا مجاورت بلافصل توده آذرین، مسکویت بکلی از بین می‌رود و فلدسپات پتاسیم‌دار جانشین

آن می‌شود. چون کیفیت فلدسپاتیزاسیون به طور ممتاز متنوع است به همین خاطر هورنفلس مذبور را به نام

رخساره هورنفلس فلدسپات‌دار می‌خوانند (رادفر ۱۳۶۶).

۴-۲-۲- شیستهای لکه‌ای

این شیستهای که بعد از هورنفلس‌ها قرار دارند دارای لکه‌ایی به رنگ خاکستری تیره تا صورتی تیره

می‌باشند. بزرگی این لکه‌ها که حالت کشیدگی دارند گاهی به حدود ۲ cm تا ۱ هم می‌رسد. این لکه‌ها که

معمولًاً از جنس آندالوزیت، کوردیریت بوده‌اند در روی نمونه‌های ماکروسکوپی بصورت بر جستگی‌هایی

مشخص است. بررسی میکروسکوپی انجام شده بر روی لکه‌ها نشان می‌دهد که شیستهای لکه‌دار تغییرات

مهمی را محتمل شده‌اند. کلریت موجود در سنگ اولیه بر اثر دگرگونی و گرفتن آهن تبدیل به بیوتیت شده و به

شكل ورقه‌های مستطیل کاملاً اتومورف و با چند رنگ بسیار قوی دیده می‌شود. سریست بر اثر تبلور دوباره

تبدیل به مسکویت گردیده و همچنین ذرات هماتیت به مانیتیت تبدیل شده‌اند.

۴-۳-۲- فیلیت

فیلیت‌ها با تورق و شیستوزیته ظریف، شدیداً چین‌خورده و سطح برآق دارند، بخش اعظم سنگ‌های

دگرگونی منطقه را تشکیل می‌دهند. رنگ این مجموعه در صحرا تیره بوده و از نظر مورفولوژی تشکیل تپه

ماهورهای کم ارتفاع را در منطقه داده است. در این واحدها آبراهه‌ها پهن و کم عمق می‌باشند.



۵-۲- سنگ‌های نفوذی

۱-۵-۲- گرانیت‌ها و گرانودیوریت - مونزو گرانیت‌ها

توده‌های نفوذی در منطقه مورد مطالعه روند شمال‌غرب - جنوب‌شرق دارند و به دو نوع تقسیم می‌شوند که دارای ظاهری متفاوت و مشخص هستند. یک نوع آن که اکثر ارتفاعات منطقه را تشکیل می‌دهد و دارای توبوگرافی شدیدی است جنس گرانودیوریت - مونزو گرانیت داشته که حاوی پلاژیوکلاز، هورنبلند، بیوتیت فراوانی می‌باشد. این توده‌ها نسبت به توده‌های نوع دوم که جنس گرانیتی دارد وسعت کمتری داشته و اغلب به صورت پراکنده در منطقه بروزند دارد.

توده‌های نفوذی گرانیتی دارای رنگ روشن تر و نیز پلاژیوکلاز کمتری نسبت به نوع اول بوده‌اند. همچنین توبوگرافی هموارتری دارند. مطالعات انجام شده توسط عزیزپور (۱۳۷۸) حاکی از این است که این سنگ‌ها بیوتیت کمتری نسبت به نوع اول داشته و بیوتیت‌های آن‌ها حاوی انکلوزین‌های فراوان زیرکن است و ماکلهای بیوتیت‌های آن‌ها در اثر فشار بیشتر خم شده است. در حالیکه در توده‌های گرانودیوریتی، بیوتیت‌ها خمیدگی کمتری داشته و سنگ‌ها فاقد زیرکن است.

۲-۵-۲- رگه‌های کوارتز، فلدسپات، تورمالین

در محل همبری این گرانیت‌ها با سنگ‌های دگرگونی مجاورتی پدیده میلیونتیزاسیون در زون‌های برشی اتفاق افتاده است. توده‌های گرانودیوریتی و مونزو گرانیتی منطقه سنگ میزان رگه‌های کوارتز، تورمالین و فلدسپات‌های کانه‌دار و غیر کانه‌دار هستند. بطور کلی ضخامت این رگه‌ها که اکثر روند شمال‌غرب - جنوب‌شرق و به ندرت شمال‌شرق - جنوب‌غربی دارند از چند سانتیمتر تا حتی ۲ الی ۳ متر متغیر است. بر اساس مطالعات انجام شده و برداشت‌های صحرایی این رگه‌ها را به دو قسمت می‌توان تقسیم کرد یک نوع آن‌ها که حاوی کانه‌زایی تنگستان



فصل دوم: زمین شناسی

است و نوع دوم فاقد کانه‌زایی تنگستان می‌باشد. لازم به ذکر است که بعضی از این رگه‌ها دارای آلودگی‌های اکسیدهای آهن و کانی‌های مس‌دار مانند مالاکیت می‌باشند همانطور که قبلاً ذکر شد روند کلی این رگه‌ها شمال‌غرب - جنوب‌شرقی در واقع از راستای زاگرس تبعیت می‌کند و به ندرت روند شمال‌شرق - جنوب‌غرب دارند. رگه کانه‌دار روشت که تونل روشت برای معدن‌کاری آن حفاری شده‌اند یک رگه کوارتز، تورمالین، فلدسپات و شلیت دار است که امتداد N35W و ضخامت حدود ۳۰ سانتی‌متر دارد.

۳-۵-۲- پگماتیت‌ها

در محدوده مورد مطالعه دایک‌های نسبتاً ضخیمی از پگماتیت وجود دارند که جنس اغلب آن‌ها از کوارتز، فلدسپات، تورمالین، بیوتیت، مسکویت می‌باشد. بارزترین پگماتیت منطقه در زیر روستاهای روشت وجود دارد که تونل روشت در کنار این پگماتیت حفر شده‌اند این دایک پگماتیتی امتداد (N40E) و ضخامت حدود ۱ متر دارد.

۴-۵-۲- آپلیت‌ها

در این محدوده دایک‌های آپلیتی فراوان با روندهای مختلف ولی اکثراً با روند شمال‌غرب - جنوب‌شرق توده‌های گرانیتوئیدی را قطع کرده‌اند. ضخامت این آپلیت‌ها متغیر و از چند سانتی‌متر تا بعضاً حدود ۲-۳ متر هم می‌رسد.

در منطقه روشت دایک‌های آپلیتی حاوی لکه‌های سیاه‌رنگ بی‌شماری هستند. این لکه‌ها بخش‌هایی از آپلیت هستند که حاوی تورمالین زیاد می‌باشد.

در اطراف تونل‌های روشت نیز دایک‌های آپلیتی فراوانی با روند شمال‌غرب - جنوب‌شرق مشاهده می‌شود به طوری که در نزدیکی تونل دوم روشت رگه‌های کوارتز، تورمالین، فلدسپات یک دایک آپلیتی با ضخامت ۱۵ سانتی‌متر را قطع کرده‌اند.



۶-۶- زمین‌شناسی ساختمانی

به طور کلی دو سیستم گسلی در منطقه وجود دارد. سری اول گسل‌هایی با روند شمال‌غرب - جنوب‌شرق که موازی روند زاگرس می‌باشد و اغلب گسل‌های منطقه را تشکیل می‌دهند و سری دوم گسل‌هایی با روند شمال‌شرق - جنوب‌غرب هستند.

همین روندها در اغلب آپلیت‌ها هم مشاهده می‌شود. اغلب آپلیت‌ها و رگه‌های کوارتز، فلدسپات - تورمالین منطقه روند شمال‌غرب - جنوب‌شرق و شمال‌شرق - جنوب‌غرب دارند.

فصل سوم: پیمایش های زمین شناسی

- ❖ عملیات صحرایی
- ❖ کنترل محدوده به وسیله اشعه ماوراء بنفش (U.V.)
- ❖ نمونه برداری
- ❖ آنالیز نمونه ها
- ❖ بررسی آماری نتایج
- ❖ تفکیک نمونه ها به جوامع سنگی مختلف
- ❖ بررسی ضریب همبستگی عناصر در جوامع مختلف سنگی
- ❖ بررسی کانه زایی در محدوده‌ی بامسر و روشت



طبق بند ۲ شرح خدمات ارائه شده توسط کارفرما هدف از انجام این مطالعات، پیماش‌های زمین‌شناسی و معدنی در زون‌های اسکارنی بامسر به منظور شناخت اندیس‌های احتمالی قلع و تنگستان اسکارنی و در نهایت نظارت بر عملیات حفاری می‌باشد. که در این راستا بندهای ذیل در شرح خدمات ارائه شده‌اند.

۱- جمع‌آوری و ارزیابی اطلاعات در بامسر

۲- پیماش‌های زمین‌شناسی در جنوب بامسر

۳- نظارت بر عملیات حفاری، نمونه‌برداری و لاجینگ مغزه‌ها (۳۰۰ متر)

۴- آماده‌سازی و آنالیز ۱۰ عنصری ۳۵۰ نمونه

۵- تهییه و مطالعه مقاطع نازک، صیقلی و XRD (۱۰۰ نمونه)

۶- انجام مطالعات میکروپرولوچی

۷- تهییه و ارائه گزارش نهایی در بامسر.

عملیات اکتشافی منطقه در چارچوب شرح خدمات و در برخی موارد به لحاظ ایجاد شرایط فراتر از آن انجام شده است که در متن گزارش به آن اشاره خواهد شد. مطالعات انجام شده قبلی و پیماش‌های اولیه زمین‌شناسی احتمال وجود کانه‌زایی اسکارنی در منطقه را نشان می‌دهد. محدوده‌ی مورد نظر شیست‌های تریاس-ژوراسیک هستند که از بامسر شروع و در جهت شمال‌غرب - جنوب‌شرق تا مالمیر و گوشه محسن بن‌علی ادامه دارد که در حاشیه‌ی توده‌های نفوذی گرانیتی، گرانودیوریتی در اثر دگرگونی مجاورتی، دگرگون شده و به رخساره هورنفلس، شیست‌های لکه‌ای آندالوزیت، کوردیریت‌دار و فیلیت تبدیل شده است. در بین این شیست‌ها افق آهکی دگرگون شده با امتداد شمال‌غرب - جنوب‌شرق به رنگ سفید شیری تا خاکستری با لایه‌هایی از کوارتزیت به رنگ خاکستری روشن و سفید دیده می‌شوند. کانه‌زایی در منطقه مورد نظر به دو صورت وجود دارد یکی در تماس شیست‌ها و آهک‌های کریستالیزه و در درون خود این آهک‌ها به صورت



فصل سوم: پیماش زمین شناسی

اسکارن (منطقه بامسر) وجود دارد و دیگری در پگماتیت‌ها و حتی در گرانیت‌های مرتبط با آن و رگه‌های کوارتزی با درجه حرارت بالا که بطور محلی با پگماتیت‌ها همزاد هستند دیده می‌شود. با توجه به هدف این پیماش‌ها (شرح خدمات ارائه شده از سوی کارفرما) نمونه برداری بیشتر بر روی باند آهکی (اسکارنی) متمرکز شده است. که در ادامه به تفصیل در مورد آن بحث می‌شود.

بعد از جمع‌آوری اطلاعات کلی و شناسایی مقدماتی منطقه مورد مطالعه در مورد روند و مشخصات باندهای آهکی، رگه‌های پگماتیتی، رگه‌های کوارتز، فلدسپات، تورمالین و توده‌های نفوذی نوبت به طراحی شبکه نمونه‌برداری جهت نمونه‌برداری از کلیه عوارض می‌رسد که در روشن نمودن وضعیت زمین‌شناسی و کانه‌سازی منطقه نقش بسزایی دارند. بر این اساس سعی شد تمامی منطقه تعیین شده مورد پیماش زمین‌شناسی قرار گیرد. در همین راستا منطقه به دو قسمت کلی تقسیم شد که یکی محدوده باند آهکی محصور در بین شیست‌ها و دیگری توده‌ها و رگه‌های نفوذی پگماتیتی و کوارتز فلدسپات تورمالین دار (که بیشتر در منطقه روشت رخنمون دارد) می‌باشد.

با توجه به این که شرح خدمات ارائه شده توسط کارفرما در این مرحله منوط به بخش اسکارنی می‌باشد لذا در محدوده باند آهکی محصور بین شیست‌ها پروفیل‌های منظمی عمود بر امتداد این روند یعنی شمال‌شرقی - جنوب‌غربی زده شده است و نمونه‌برداری بیشتر از محدوده مشخص شده توسط نماینده کارفرما برداشت شده است.

در هنگام عملیات صحرایی و در بازدید از منطقه روشت و تونل روشت کارشناسان شرکت با توجه به شواهد زمین‌شناسی نظیر آلتراسیون‌های شدید و کانه‌سازی انجام شده در منطقه پی به وجود وجه تشابهی بین منطقه روشت و معادن متروکه قلع و تنگستان نظام آباد بردنده که در این راستا اقدام به نمونه‌برداری محدودی از منطقه روشت جهت اطمینان بیشتر از نوع کانه‌زایی در این منطقه نمودند که در بخش‌های بعدی جزئیات و نتایج بدست آمده از هر دو منطقه بامسر و روشت آمده است.



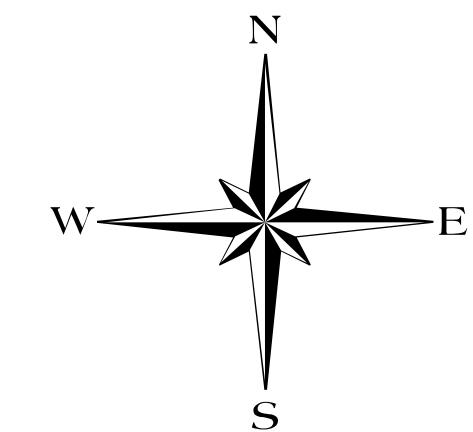
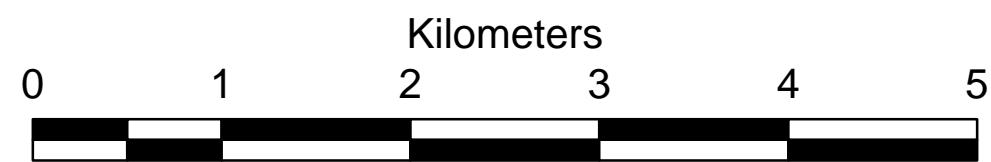
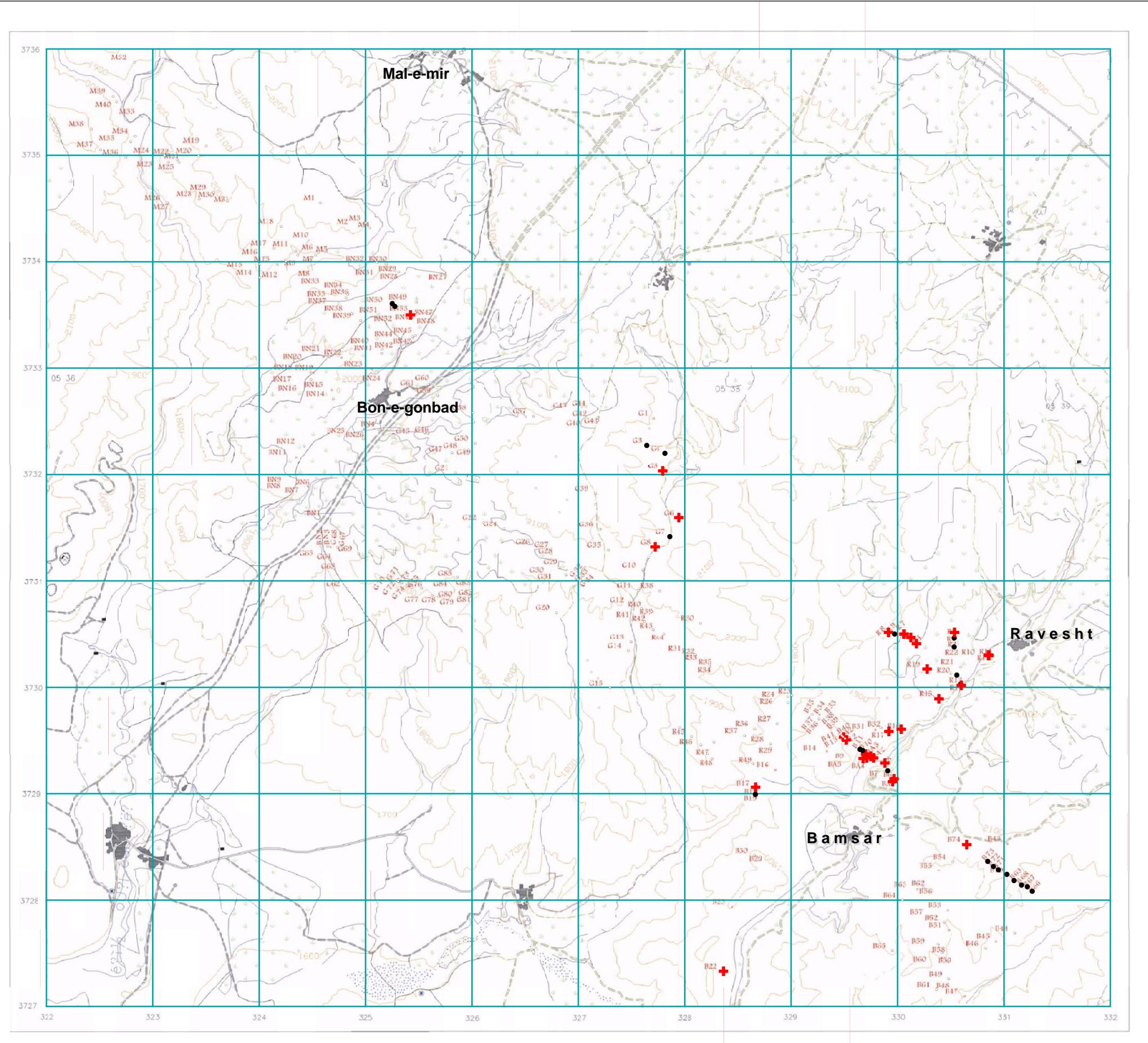
۳-۲- کنترل منطقه به وسیله اشعه ماوراء بنفس (UV)

کانی شلیت از جمله کانی‌هایی است که رنگ آن در برابر تابش اشعه ماوراء بنفس (UV) از خود واکنش نشان داده و به ۲۲ صورت آبی روشن و براق دیده می‌شود و البته در مواردی به دلیل وجود ناخالصی‌های همراه خود به رنگ سفید تا زرد دیده می‌شود. هرچه کانی شلیت خالص‌تر باشد رنگ آن به سمت آبی درخشان و براق پیش می‌رود. این خاصیت کانی شلیت ما را بر آن داشت تا منطقه مورد نظر را از لحاظ وجود یا عدم وجود کانی شلیت توسط لامپ UV به صورت گشت‌های شبانه مورد بررسی قرار دهیم که ماحصل این گشت‌ها و نمونه‌برداری‌های انجام شده در جداول، پیوست‌ها و بخش‌های بعدی آورده شده است. آنچه در بررسی‌های UV مشهود بود این بود که کانه‌زایی یا به صورت ذرات پراکنده و یا به صورت رگچه‌های بسیار نازک در حد چند میلیمتر در متن سنگ‌های کربناته بامسر (بخش اسکارنی) و نیز توده‌های نفوذی، رگه‌های کوارتز تورمالین‌دار و دایک‌های آپیتی منطقه روشت صورت گرفته است.

از آنجایی که میزان درخشش سطحی از سنگ که توسط UV چک می‌شد، تا حدودی نشان از میزان وجود این کانی در سنگ می‌باشد. مناطق مختلف محدوده در مراحل مختلف توسط گشت‌های شبانه با UV چک می‌شدند. نقشه ۳-۱ نمایانگر نقاطی است که در آنها UV واکنش مثبت نشان داده است.

همانطور که در نقشه ۳-۱-۳ مشاهده می‌شود و با توجه به پیمايش‌های اولیه و شواهدی مبتنی بر کانی‌سازی احتمالی تنگستن در منطقه روشت مشاور بررسی دقیق‌تر توده‌های نفوذی و رگه‌های کوارتز نورمالین محدوده روشت، کله‌خرس، زمستان و گل زرد را به اطلاع نماینده کارفرما رسانده و طبق توافق قرار شد تا با نمونه‌برداری از منطقه روشت این احتمال بررسی شود تا در صورت مثبت بودن نتایج آنالیز که در ادامه بطور مفصل بحث خواهد شد این مناطق به صورت دقیق‌تر با نمونه‌برداری متراکم‌تر مورد بررسی قرار گیرد.

Bamsar Area



Sn , W Exploration Project

Total Point

U.V. Checking point



Kan Azin

Cons.Engs.Co.

Scale : 1:40,000 | Coordinate system : UTM



۳-۳-۳- نمونه برداری

۳-۳-۱- نمونه برداری از منطقه بامسر

نمونه برداری از محیط سنگی منطقه بامسر - مالمیر به صورت پروفیل هایی عمود بر ساختار کلی منطقه به صورت شمال شرق - جنوب غرب صورت گرفته است که فاصله این پروفیل ها بنا به شرایط توپوگرافی و قابلیت دسترسی و میزان تغییر پذیری ظاهری سنگ ها متفاوت انتخاب شده است. در شرایط توپوگرافی مناسب فاصله پروفیل ها ۱۰۰ متر و در بدترین شرایط توپوگرافی تا حداقل ۵۰۰ متر می باشد. لازم به ذکر است که در بعضی موارد به دلیل وجود زمین های زراعی امکان نمونه برداری از منطقه وجود نداشت.

نمونه برداری از واحدهای مختلف سنگی در طول پروفیل هایی که تغییرات لیتوژئوگرافی در سطح زمین قابل مشاهده بوده است صورت گرفته است و در برخی مناطق که به نظر دارای پتانسیل کانی زایی بالایی هستند به هنگام شب توسط لامپ U.V و میزان کانی سازی تنگستن (کانی شلیت) بررسی شده است. از محل هایی که توسط UV کنترل شده اند، نمونه برداری صورت گرفته است.

۳-۳-۲- نمونه برداری از منطقه روشت

نمونه برداری از این منطقه پس از کنترل شبانه توسط UV انجام شده است و همانطور که ذکر شد محدود به برداشت تعداد محدودی نمونه جهت تأیید مقدماتی احتمال کانی زایی در منطقه می باشد.

نمونه های گرفته شده به صورت تکه ای برداشت شده است و وزن تقریبی هر نمونه ۱/۵ تا ۲ کیلو گرم بوده است. سپس این نمونه ها در کیسه های نایلونی ریخته و پس از برچسب گذاری و بسته بندی به کمپ استقرار گروه منتقل گردید. در هنگام نمونه برداری کلیه مشخصات نمونه های برداشت شده شامل توضیحات، شکل و مشخصات منطقه نمونه برداری، مشخصات جغرافیایی نقطه نمونه برداری (UTM) یادداشت گردید. کلیه مشخصات نمونه های برداشت شده به همراه شماره نمونه در جدول ۱ پیوست ۱ آورده شده است. همچنین موقعیت دقیق نقاط نمونه برداری بر روی نقشه توپوگرافی ۱:۲۵۰۰۰ منطقه مورد بررسی منعکس شده است.



در کل ۲۷۳ نمونه از قسمت‌های مختلف منطقه برداشت شده است که با کدھای G,BN,M,R,B شماره گذاری شده است. کدھای مذکور نشان‌دهنده منطقه نمونه‌برداری است به عنوان مثال B20 یعنی نمونه شماره ۲۰ که از منطقه بامسر برداشت شده است (نقشه ۱ پیوست ۳).

جهت مطالعه سنگ‌شناسی و کانی‌شناسی سنگ‌های آذرین، دگرگونی و کانسنگ‌ها جمعاً ۲۱ نمونه مقطع نازک و ۱۴ مقطع صیقلی تهیه گردید. تعداد ۱۰ نمونه که اغلب از مناطق مشکوک به اسکارنی شدن بود جهت تجزیه XRD فرستاده شد.

علاوه بر نمونه‌هایی که از درون باندهای آهکی، رگه‌های کوارتز و پگماتیت‌ها که کانه‌زایی دارند برداشت شده نمونه‌هایی نیز از توده‌های نفوذی و شیست‌ها و هونفلس‌های منطقه جهت شناسایی سنگ‌شناسی و تغییر و تحولات انجام شده در منطقه برداشت شده است. برای آن که بتوانیم نتایج حاصل از آنالیز و مطالعه نمونه‌ها را بهتر مورد پردازش و تفسیر قرار دهیم، نمونه‌ها به چهار گروه تقسیم شده‌اند:

- نمونه‌هایی که از باندهای آهکی گرفته شد.

- نمونه‌هایی که از رگه‌های کوارتزی در درون شیست‌ها گرفته شده‌اند.

- نمونه‌هایی که از توده‌های نفوذی واقع در روشت گرفته شده‌اند.

- نمونه‌هایی که از شیست‌ها، هورنفلس و ... گرفته شده‌اند.



۴-۳- آنالیز نمونه‌ها

نمونه‌های برداشت شده پس از آماده‌سازی و خرد کردن تا ابعاد ۲۰۰-۲۰۰-مش به آزمایشگاه AMDEL استرالیا فرستاده شد و تعداد ۱۹۸ نمونه مورد تجزیه شیمیایی به روش ICP قرار گرفته است که از این تعداد نمونه ۱۷ نمونه تکراری بوده است و با کدھای DS شماره گذاری شده است. نمونه‌های فرستاده شده برای ۲۲ عنصر که شامل عناصر...W,Sn,Au,Mo,Cu,As,... است و با هدف اکتشافی بوده‌اند و دیگر عناصر مرتبط با آنها آنالیز شیمیایی شده‌اند (جدول ۲ پیوست ۱).

۴-۳-۱- محاسبه خطای آزمایشگاه

خطای آنالیز آزمایشگاه توسط روابط پذیرفته شده در جوامع معدنی (رابطه ۱-۱) محاسبه شده است که خلاصه این محاسبات در جدول ۱-۱ آمده است.

$$e = \frac{2}{n} \sum_{i=1}^n \frac{|x_i - y_i|}{x_i + y_i} \quad \text{رابطه ۱-۱}$$

در این رابطه n تعداد نمونه‌های تکراری، x_i و y_i مقادیر اندازه گیری در نمونه اصلی و تکراری می‌باشد. در محاسبات خطای آزمایشگاه باید به این نکته توجه داشت که برخی از نمونه‌ها به علت عیار پایین تراز حد حساسیت دستگاه هم در نمونه اصلی و هم در نمونه تکراری قابل محاسبه نبوده‌اند. این نمونه‌ها در محاسبات مربوط به خطای آزمایشگاه در نظر گرفته نمی‌شود.

جدول ۱-۱- درصد خطای آزمایشگاه برای عناصر مختلف

Element	Au	Cr	Mn	Ni	Pb	Sr	Ba
Total Error	67.3	42.0	13.2	17.1	26.7	16.4	15.6
Element	Ag	As	Bi	Co	Cu	Mo	Sb
Total Error	58.9	44.9	9.0	10.7	19.4	18.7	24.5
Element	Be	Ti	Fe	Hg	Zn	Sn	W
Total Error	10.9	21.5	16.6	18.9	28.0	34.0	25.7



باتوجه به جدول فوق، خطاهای اندازه‌گیری شده در دامنه خطاهای مجاز تعریف شده می‌باشند و در مورد

برخی از عناصر مانند W, Sn, Au و ... که خطای کلی بالاست باید این نکته را یادآور شد که به علت نزدیک

بودن عیار تعداد زیادی از نمونه‌ها به حد پایین حساسیت دستگاه و قرار گرفتن در محدوده ۳ برابر حد حساسیت

دستگاه، خطای کلی زیاد به نظر می‌رسد که در صورت حذف این نمونه‌ها و در نظر گرفتن خطای آنها به عنوان

خطای مجاز، خطای کلی در حد متعارف قرار خواهد گرفت.

۳-۴-۲- تخمین داده‌های سنسورد

داده‌های سنسورد به داده‌هایی گفته می‌شود که به علت بالا بودن حد حساسیت دستگاه به صورت مقادیر کمتر

از حد حساسیت دستگاه گزارش می‌شود. برای جلوگیری مقادیر سنسورد چند روش مختلف وجود دارد که در

اینجا از روش جایگزینی ساده برای مواردی که تعداد داده‌های سنسورد کمتر از ۱۰٪ کل داده‌ها را شامل می‌شود

استفاده شده است و برای عناصری که درصد داده‌های سنسورد بیشتر است از روش بیشترین درست‌نمایی کوهن

استفاده شده است. برای استفاده از روش درست‌نمایی کوهن توزیع داده‌های غیر سنسورد باید نرمال باشد. بدین

دلیل سعی شده است داده‌هایی که توزیع نرمال ندارند بایک تبدیل لگاریتمی نرمال شوند و سپس از روش

درست‌نمایی کوهن استفاده شود.

برای دو عنصر طلا و جیوه با انجام تمامی عملیات فوق نمی‌توان از روش کوهن استفاده کرد. بنابراین برای این

دو عنصر نیز از روش جایگزینی ساده (جایگزینی $\frac{3}{4}$ مقدار حد حساسیت) استفاده شده است.

جدول ۱-۲- مقادیر جایگزینی داده‌های سنسورد

Au (ppb)	Ni	Pb	Ba	Be	Hg	Ag	As	Bi	Sb	Zn	Sn	W	عنصر
1	2	0.2	0.2	0.2	0.05	0.01	0.5	0.1	0.1	0.2	0.2	0.1	حد حساسیت
198	198	198	198	198	198	198	198	198	198	198	198	198	تعداد کل
119	6	54	11	28	132	18	11	60	14	7	7	3	تعداد سنسورد
60	3	27	6	14	67	9	6	30	7	4	4	2	درصد سنسورد
3/4	3/4	Cohen	3/4	Cohen	3/4	3/4	3/4	Cohen	¾	3/4	3/4	3/4	روش جایگزینی
0.75	1.50	0.03	0.15	0.10	0.04	0.01	0.38	0.03	0.08	0.15	0.15	0.08	مقدار جایگزینی



۳-۴-۳- آنالیز به روش XRF defusion

هر چند بالا بودن ظاهری خطای آزمایشگاه به دلیل پایین بودن عیار نمونه‌ها توجیه‌پذیر است ولی جهت اطمینان از نتایج بدست آمده مجدداً تعداد ۴۱ نمونه از نمونه‌هایی که عیار Sn, W بالاتری داشتند را که در بین آنها ۳ نمونه تکراری نیز وجود دارد انتخاب کرده و این بار برای این دو عنصر به روش XRF که یکی از مناسب‌ترین روش‌ها برای آنالیز W می‌باشد، نمونه‌های آنالیز شدند که نتایج آنها در جدول ۳-۱ آورده شده‌اند.

جدول ۳-۱- مقایسه نتایج آنالیز به روش XRF و ICP (۴۱ نمونه)

	Sn(ppm)	Sn (ppm)	W(ppm)	W(ppm)
DETECTION	0.2	50	0.1	50
METHOD	IC3M	XRF4	IC3M	XRF4
B06	377	470	115	90
B09	1.6	nd	7.8	nd
B11	38.4	nd	11.7	nd
B12	171	110	209	170
B30	79.2	100	5.8	90
B36	153	90	7.7	nd
B38	63.1	530	93.4	200
B42	73.3	50	8.8	50
BA1	23.2	110	3.9	80
BA2	167	200	586	600
BA3	131	520	1210	1500
BA4	3.2	nd	10.3	nd
BN06	35.4	140	6.3	nd
BN09	28	nd	5.3	70
BN12	4.8	60	5.4	60
DS-14	183	160	7.4	90
DS-4	31.1	50	5.2	70
DS-5	40.5	nd	32.9	60



فصل سوم: پیمایش زمین شناسی

ادامه جدول ۱-۳- مقایسه نتایج آنالیز به روش ICP و XRF (۴۱ نمونه)

	Sn(ppm)	Sn (ppm)	W(ppm)	W(ppm)
G05	2.5	60	5.3	nd
G36	2.5	nd	5.5	nd
G74	4.6	nd	6.5	nd
G78	10.2	140	40.4	nd
M08	1.3	nd	10.1	nd
R01	91.5	90	18.9	70
R04	257	330	644	730
R05	163	180	90.6	130
R06	34.6	nd	723	2100
R08	8.2	70	6.4	nd
R09	165	70	350	360
R12A	72.6	110	13.7	nd
R15	117	130	349	500
R17	0.6	nd	6.2	nd
R19	390	760	405	440
R23	4.4	70	12.5	nd
R24	12.4	120	9.4	nd
R31	28.2	nd	236	310
R33	9.8	nd	25.3	90
R34	45.6	nd	18.1	80
R35	23.5	nd	15.3	70
R40	38.9	nd	56.7	100
R44	3	nd	42.2	90

همان طور که در جدول ۱-۳ نیز مشخص است در بسیاری از موارد عیار بدست آمده از روش XRF بیشتر از روش انحلال Aqua Rejia می باشد که این موضوع به ماهیت روش های آنالیز بر می گردد، چرا که در روش ICP که آماده سازی به وسیله اسید Aqua Rejia صورت می گیرد، احتمال عدم انحلال کامل عناصر مورد



آزمایش در محلول اسیدی (تیزاب سلطانی) می‌باشد. لذا ممکن است عناصر به صورت کامل در اسید حل نشوند که در این صورت عیارها پائین‌تر از مقدار واقعی نمایان می‌شوند. این درصورتی است که در روش XRF این مشکل وجود ندارد.

جدول ۴-۱- پارامترهای آماری آنالیزهای انجام شده به روش XRF

	SN	W
N	41	41
Mean	128.277	209.68
Median	70	70
Mode	33.71	26.47
Std. Deviation	162.7979	406.46
Variance	26503.16	165211.156
Skewness	2.496	3.529
Kurtosis	6.091	13.437
Range	726.29	2073.53
Minimum	33.71	26.47
Maximum	760	2100

۳-۵- بررسی‌های آماری نتایج

پس از تخمین داده‌های سنسورد و جایگزینی آنها و آماده‌سازی فایل اطلاعاتی بر روی داده‌ها مطالعه‌ی آماری انجام شد که در این بخش به بررسی آماری عناصر حائز اهمیت در مطالعه مذکور پرداخته شده است.

۳-۵-۱- عنصر W

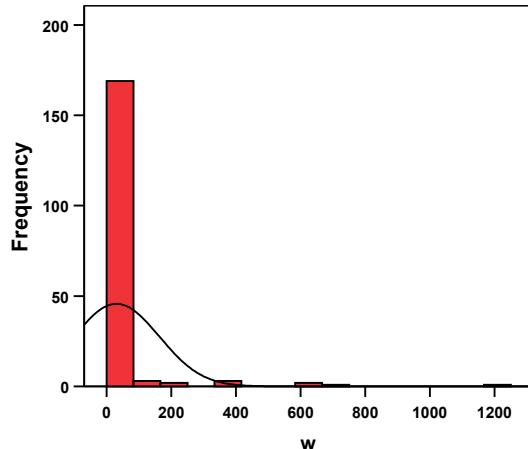
با بررسی هیستوگرام این عنصر برای کل محدوده اکتشافی مشخص شد که این هیستوگرام دارای چولگی مثبت به اندازه ۶/۱۶ می‌باشد که این نشان بر وجود تعداد کم نمونه دارای عیار بالای تنگستن می‌باشد. برای ۱۸۱ نمونه آنالیز شده میانگین عیار در حدود ۳۱ ppm و مقدار انحراف معیار ۱۷۳۳۶ می‌باشد.

در شکل ۱-۴- هیستوگرام عیار تنگستن و در جدول ۱-۵- سایر خصوصیات آماری این عنصر آمده است. برای درک بهتر از چگونگی توزیع عناصر پر عیار تنگستن در منطقه نمونه‌هایی که عیار بالاتر از ۱۰۰ ppm را دارند در نقشه ۱-۱- آمده است.



جدول ۱-۵- پارامترهای آماری عنصر تنگستن

N	181
Mean	30.849
Median	1.4
Mode	0.4
Std. Deviation	131.6684
Variance	17336.56
Skewness	6.156
Kurtosis	43.622
Range	1209.92
Minimum	0.08
Maximum	1210



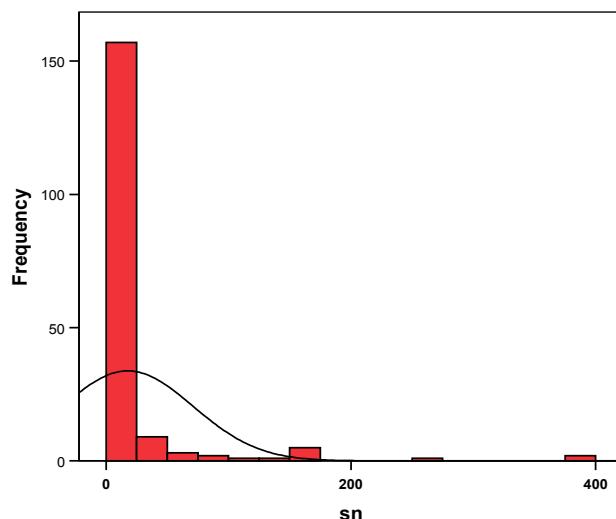
شکل ۱-۴- هیستوگرام تنگستن برای کل محدوده

۲-۵-۳ عنصر Sn

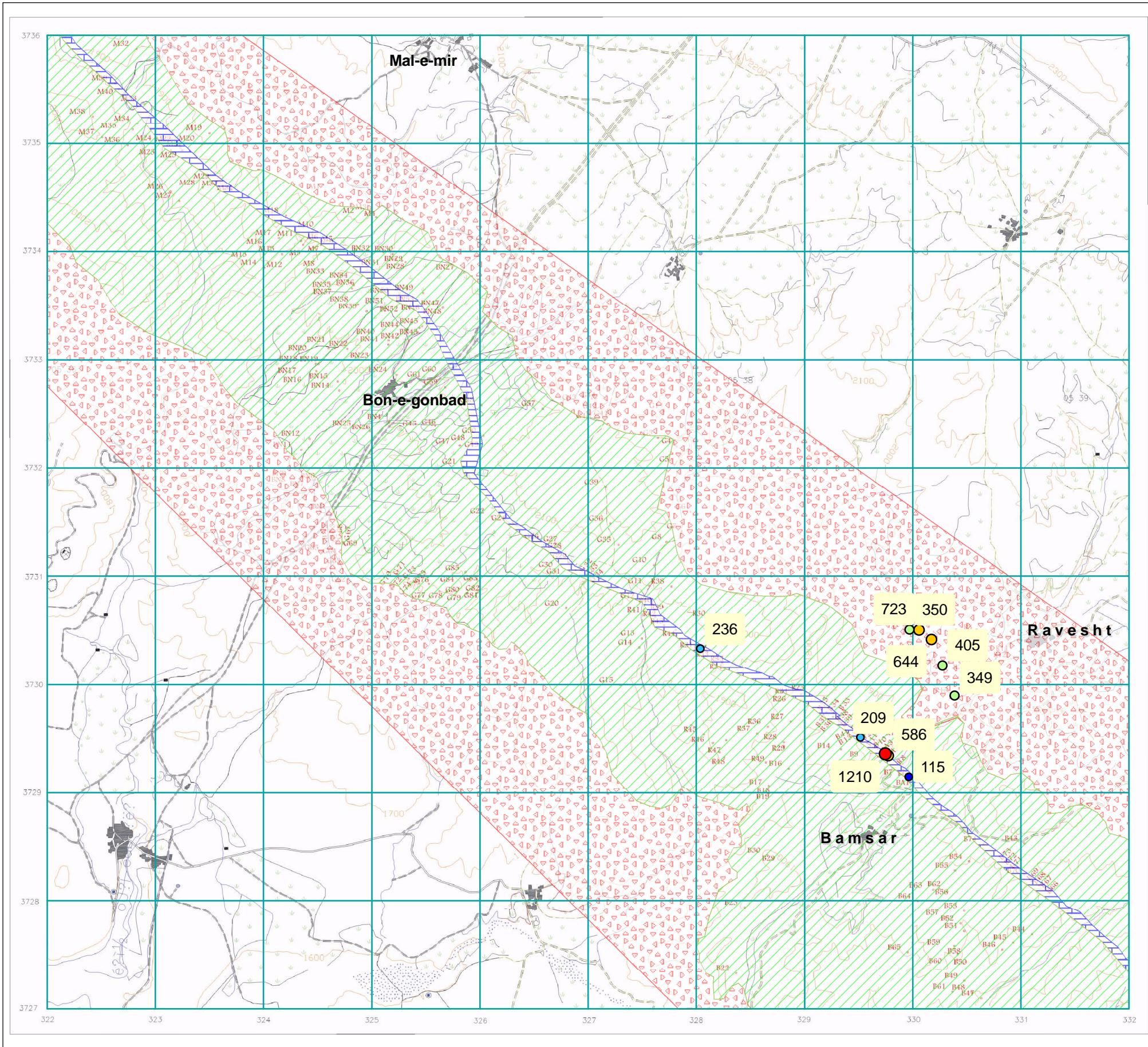
بررسی هیستوگرام عنصر Sn برای کل محدوده نشان می‌دهد که اغلب نمونه‌ها دارای عیار پائین Sn می‌باشد که این خود دلیل بر چولکی مثبت ۴.۸ هیستوگرام قلع دارد. در حالیکه ماکریم عیار قلع در منطقه ۳۹۰ ppm ذکر شده است عیار میانگین این عنصر ۱۷/۶۴ ppm و انحراف معیار آن نیز ۲۸۵۷ می‌باشد. نقشه ۱-۲-۵-۳ چگونگی توزیع عناصر پرعیار قلع در محدوده مورد نظر را نشان می‌دهد.

جدول ۱-۶- پارامترهای آماری عنصر قلع

N	181
Mean	17.6417
Median	1.3
Mode	0.3
Std. Deviation	53.4511
Variance	2857.02
Skewness	4.796
Kurtosis	26.384
Range	389.85
Minimum	0.15
Maximum	390



شکل ۱-۵- هیستوگرام قلع برای کل محدوده



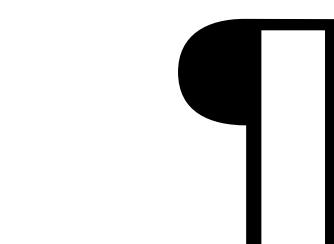
Bamsar Area

Legend

W (ppm)

- 100-200
- 200-300
- 300-500
- 500-800
- 800-1210

Rock_Type



Sn , W Exploration Project

W > 100 ppm

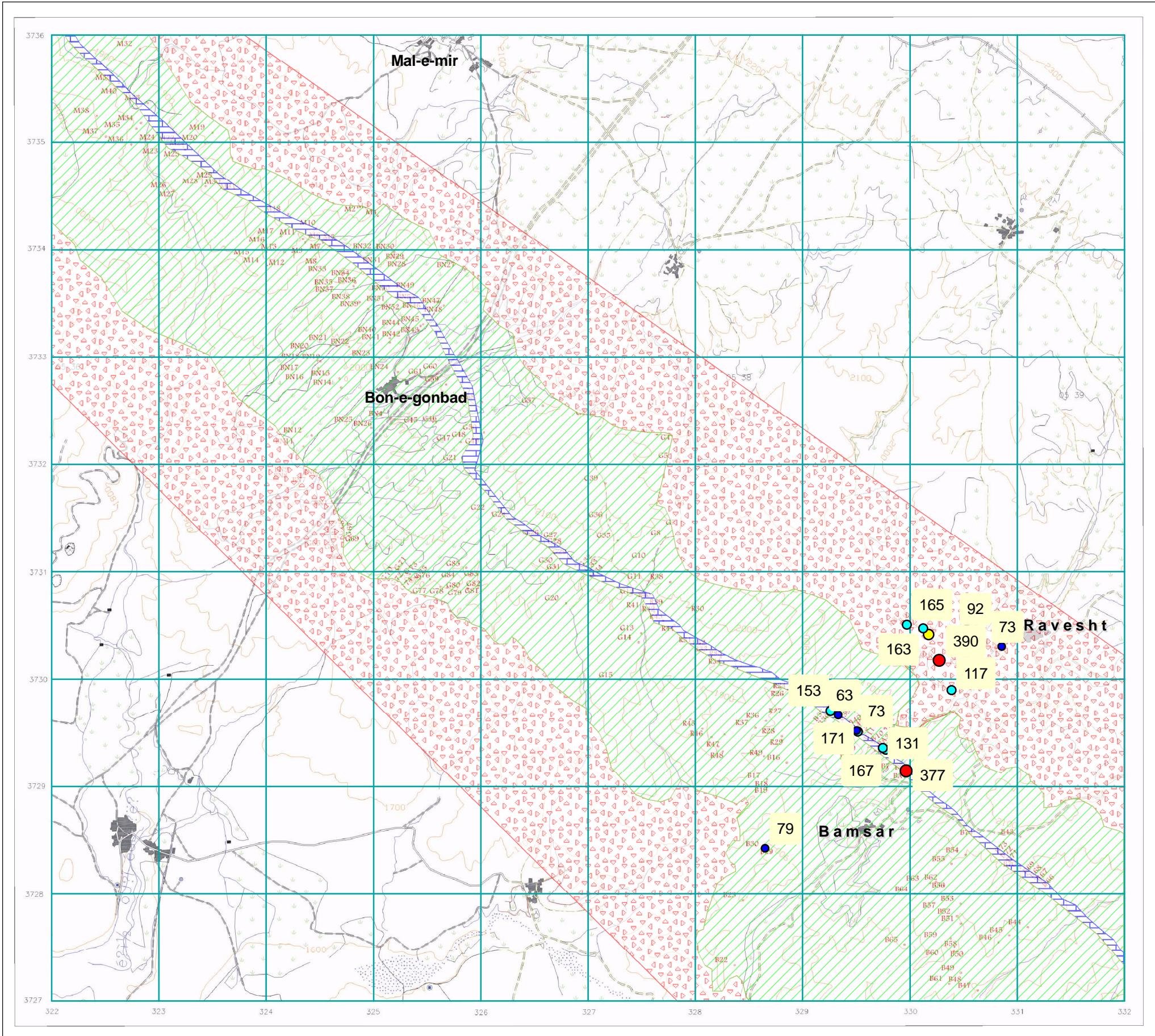
Sample Location



Kan Azin
Cons.Engs.Co.

Scale : 1:40,000 | Coordinate system : UTM

0 1 2 3 4 5 Kilometers



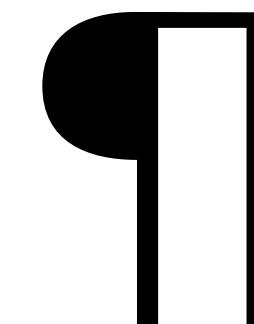
Bamsar Area

Legend

Sn (ppm)

- 50-100
- 100-200
- 200-300
- 300-390

Rock_Type



Sn , W Exploration Project

Sn > 50 ppm

Sample Location



Kan Azin
Cons.Engs.Co.

Scale : 1:40,000 | Coordinate system : UTM

0 1 2 3 4 5 Kilometers



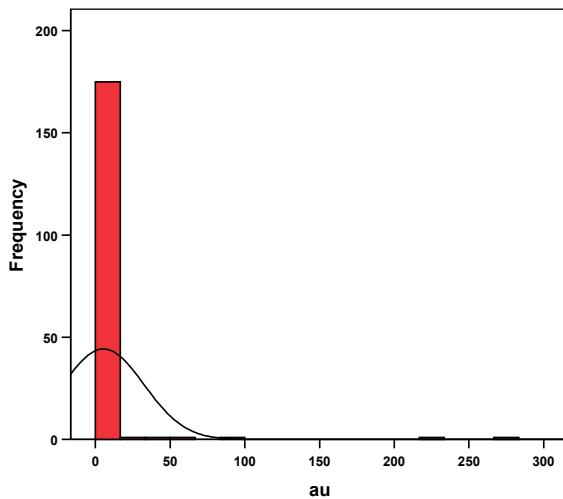
۳-۵-۳- عنصر Au

با بررسی هیستوگرام عنصر Au به وضوح دیده می شود که این هیستوگرام دارای چولگی مثبت ۸/۴۹ می باشد. که خود دلیل بر وجود تعداد بسیار کم نمونه با عیار بالا می باشد البته این ویژگی از خصوصیات ذاتی عناصر کمیاب نظیر طلا می باشد. طبق برآوردهای آماری انجام شده میانگین عیار طلا در کل محدوده ۵/۳۴ ppb ماکزیمم عیار ۲۷۷ ppb و انحراف معیار آن حدود ۷۴۰ می باشد.

هیستوگرام و سایر خصوصیات آماری این عنصر نیز در شکل ۶-۱ و جدول ۱-۷ آورده شده است.

جدول ۱-۷- پارامترهای آماری عنصر طلا

N	181
Mean	5.3398
Median	0.75
Mode	0.75
Std. Deviation	27.19017
Variance	739.305
Skewness	8.488
Kurtosis	76.014
Range	276.25
Minimum	0.75
Maximum	277



شکل ۱-۶- هیستوگرام طلا برای کل محدوده

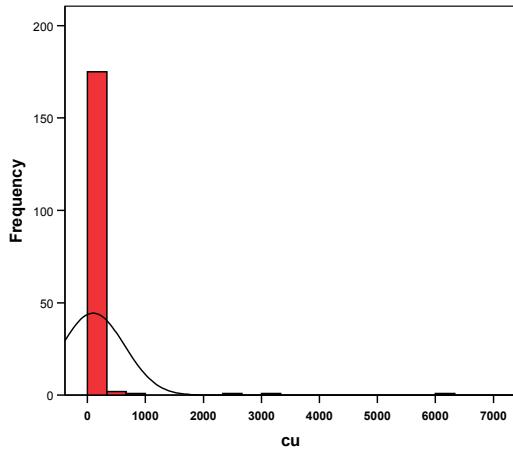


Cu-۴-۵-۳ عنصر

هیستوگرام عنصر Cu نیز مانند هیستوگرام‌های رسم شده قبلی دارای چولگی مثبت $9/2$ می‌باشد. این در حالی است که میانگین عیار مس در اینجا حدود 100 ppm و ماکزیمم عیار آن 6120 ppm می‌باشد.

جدول ۱-۸-پارامترهای آماری عنصر مس

N	181
Mean	99.6729
Median	16.6
Mode	3.70(a)
Std. Deviation	541.7913
Variance	293537.8
Skewness	9.117
Kurtosis	91.752
Range	6119
Minimum	1
Maximum	6120



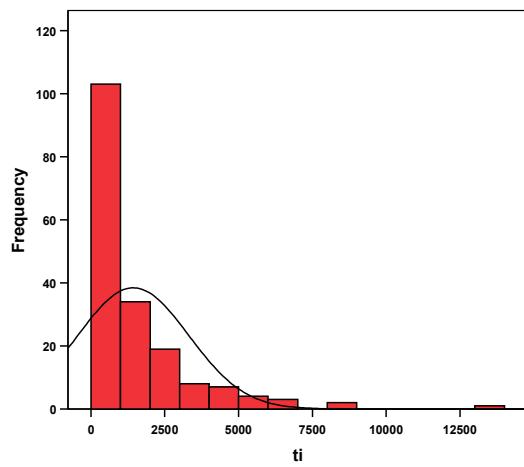
شکل ۱-۷-هیستوگرام مس برای کل محدوده

Ti-۵-۵-۳ عنصر

هر چند هیستوگرام عنصر تیتان نیز چولگی مثبت دارد ولی میزان آن کم و برابر $2/85$ می‌باشد. این در حالی است که میانگین بدست آمده از آنالیز ۱۸۱ نمونه برابر 1433 ppm و ماکزیمم مقدار آن برابر 14000 ppm می‌باشد.

جدول ۱-۹-پارامترهای آماری عنصر تیتان

N	181
Mean	1433
Median	814
Mode	20.00(a)
Std. Deviation	1880.153
Variance	3534975
Skewness	2.85
Kurtosis	12.17
Range	13990
Minimum	10
Maximum	14000



شکل ۱-۸-هیستوگرام تیتان برای کل محدوده

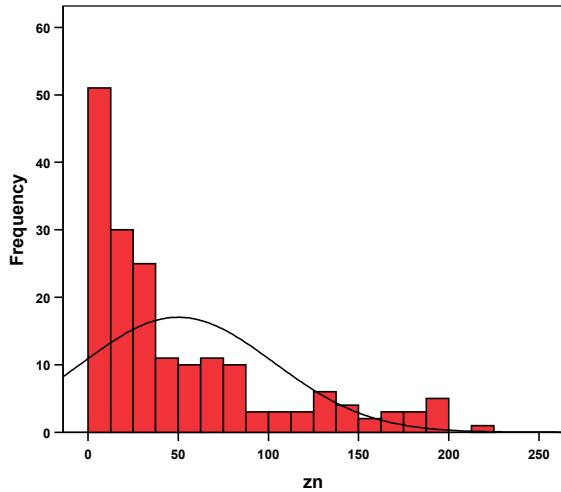


۳-۵-۶- عنصر Zn

هیستوگرام این عنصر نیز دارای چولگی مثبت 10^3 می باشد. میانگین عیار بدست آمده از کل محدوده برابر با ppm ۵۰ و ماکزیمم مقدار آن برابر ppm ۲۲۵ می باشد.

جدول ۱-۱۰- پارامترهای آماری عنصر روی

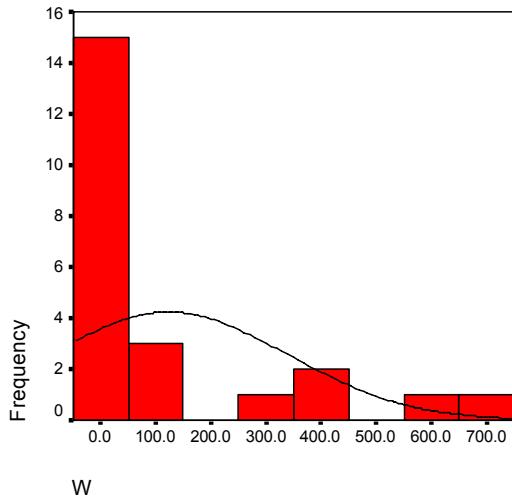
N	181
Mean	50.0594
Median	29.4
Mode	0.15
Std. Deviation	52.97041
Variance	2805.864
Skewness	1.373
Kurtosis	1.028
Range	224.85
Minimum	0.15
Maximum	225



شکل ۱-۹- هیستوگرام روی برای کل محدوده

۳-۶- تفکیک نمونه‌ها به جوامع سنگی مختلف

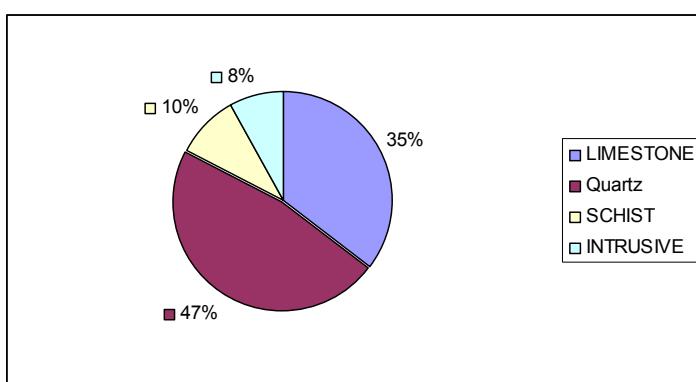
پیمایش‌های صحرایی و اطلاعات زمین‌شناسی محدوده مورد بررسی نشان‌دهنده وجود چند جامعه سنگی و زمین‌شناسی مختلف در محیط نمونه‌برداری می باشد. البته این موضوع از لحاظ آماری نیز پس از همسنگ کردن داده‌ها در محیط‌های مختلف (روشت - بامسر) و رسم هیستوگرام تنگستن و قلع بررسی شده است. هیستوگرام تنگستن در این حالت ۲ جامعه آماری را نشان می دهد (شکل ۱-۱۰) که در ادامه در تفکیک جوامع سنگی و محاسبه پارامترهای آماری آنها و مقایسه با پارامترهای آماری کل محدوده وجود یک جامعه مجزا که مربوط به آنالیز تعداد محدود نمونه‌های روشت می باشد بیشتر نمود پیدا می کند. پس از بررسی‌های انجام شده مشخص گردید که داده‌های مربوط به هر یک از عناصر ابتدا باید در جوامع مختلف نمونه‌برداری تقسیم‌بندی شده و سپس تجزیه و تحلیل آماری عناصر در هر جامعه به صورت جداگانه صورت گیرد.



شکل ۱۰-۱- هیستوگرام عنصر تنگستان برای کل محدوده پس از همسنگ کردن داده‌ها

محیط نمونه‌برداری در منطقه همان‌طور که در قسمت نمونه‌برداری تشریح شده است شامل لایه‌های آهکی (کربنات‌ها)، سنگ‌های دگرگونی توده‌های نفوذی و رگه‌های کوارتز می‌باشد. مجموعاً ۱۸۱ نمونه جهت آنالیز به آزمایشگاه فرستاد شده است که به چهار جامعه تقسیم‌بندی شده است.

جامعه اول شامل نمونه‌هایی است که از سنگ‌های آهکی (باند آهکی) که به علت مجاورت با توده‌های نفوذی خصوصاً در منطقه بامسر اسکارنی شده‌اند، برداشت شده‌است. جامعه دوم شامل رگه‌های کوارتزی می‌باشد که به وفور در شیسته‌ای منطقه یافت می‌شود. جامعه دیگر شامل توده‌های نفوذی واقع در منطقه روشت می‌باشد. و جامعه آخر شامل سنگ‌های دگرگونی (شیست‌ها، هورنفلس و ...) می‌باشد که مورد آنالیز قرار گرفته‌اند.



شکل ۱۱-۱- نمودار درصد نمونه‌ها در جوامع مختلف

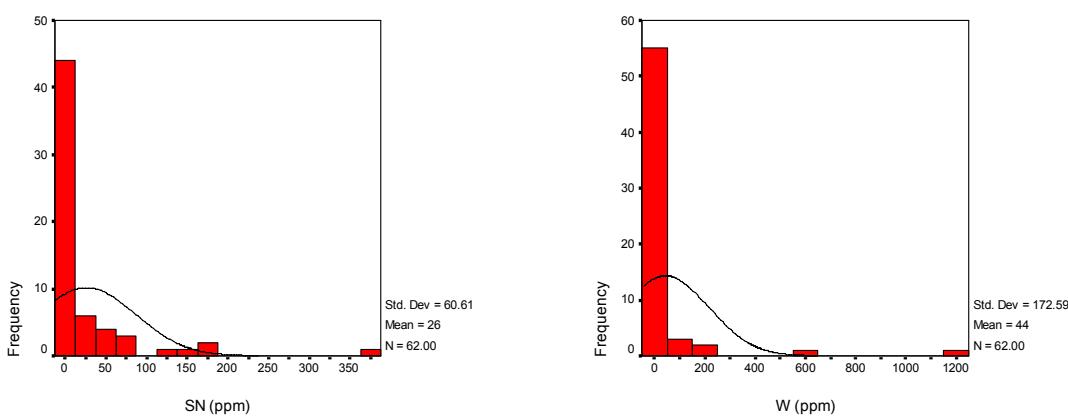


۱-۶-۳- بررسی عناصر در جوامع مختلف

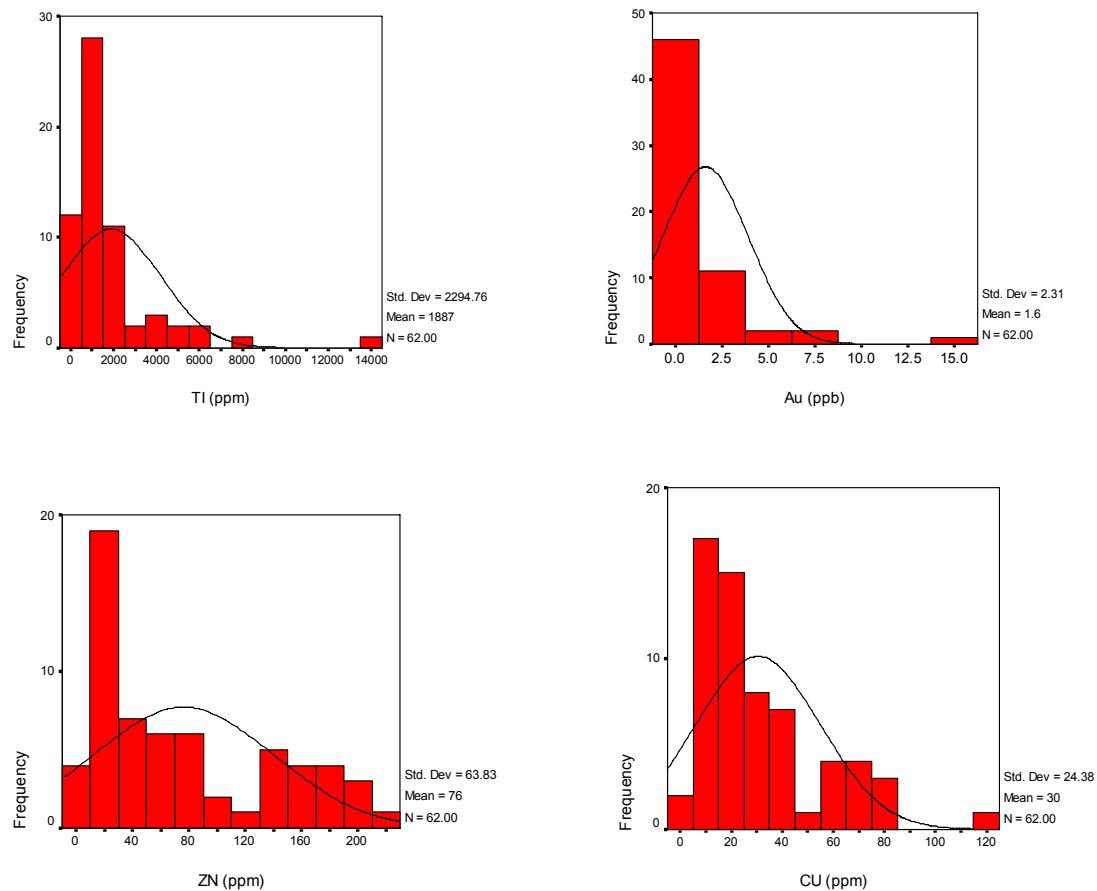
همانطور که در بخش تفکیک نمونه‌ها شرح داده شد نمونه‌ها به چهار گروه تقسیم شدند که در ادامه هر یک از این جوامع به صورت جداگانه مورد بررسی قرار گرفته‌اند. در بخش بررسی کانه‌زایی با توجه به نتایج بدست آمده از آنالیزها علاوه بر کانه‌زایی بخش اسکارنی که هدف اصلی این پژوهه بوده است، کانه‌زایی بخش روش نیز به صلاح‌دید مشاور مورد بررسی قرار گرفته است.

- سنگهای کربناته:

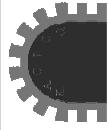
جدول ۱۲-۱ و شکل ۱۲-۱ پارامترهای آماری و هیستوگرام عناصر W, Sn, Au, Cu, Zn, Ti را نشان می‌دهند همانطور که از شکل هیستوگرام‌ها مشخص است. W, Ti, Au, Sn, Zn دارای چولگی مثبت هستند در حالی که Cu و Zn در این جامعه تقریباً نرمال هستند. با توجه به برداشت‌های UV که بیشترین تشعشع برای عنصر W در باند آهکی نشان می‌دادند. انتظار می‌رود که از نظر آماری نیز این موضوع تأیید شود. میانگین عنصر W در ۶۲ نمونه برداشت شده از باند آهکی ۴۳/۷۲ ppm است این در حالی است که میانگین کل این عنصر برابر ۳۰/۸۵ ppm می‌باشد و بیشترین عیار بدست آمده برابر ۱۲۱۰ ppm می‌باشد که مربوط به این بخش می‌باشد. در مورد قلع نیز میانگین عیار آن در بخش کربناته ۲۶/۲۱ ppm می‌باشد در حالیکه میانگین این عنصر در کل محدوده ۱۷/۶۴ می‌باشد.



شکل ۱۲-۱- هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه‌های لایه آهکی



ادامه شکل ۱۲-۱- هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه های لایه آهکی



مہندسی ملکیتی پرائیویٹ یونیورسٹی

پیشہ زمینی شناسی

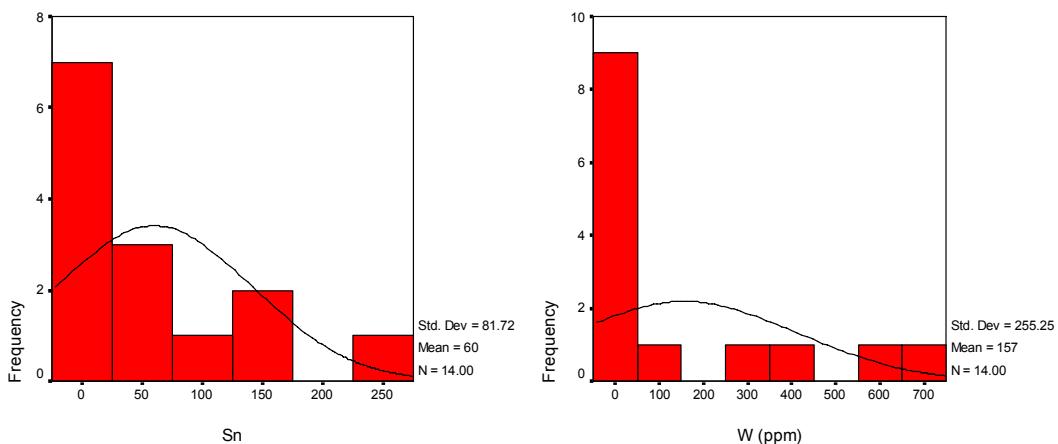
	AU	PB	TI	FE	AG	AS	CU	MO	ZN	SN	W
N	181	181	181	181	181	181	181	181	181	181	181
Mean	5.34	42.17	1433.00	18562.27	0.14	49.06	99.67	1.25	50.06	17.64	30.85
Median	0.75	6.10	814.00	13000.00	0.05	6.60	16.60	0.80	29.40	1.30	1.40
Mode	0.75	0.03	20.00	5590.00	0.01	0.38	3.70	0.30	0.15	0.30	0.40
Std. Deviation	27.19	405.30	1880.15	18737.65	0.52	275.39	541.79	1.43	52.97	53.45	131.67
Variance	739.31	164272.01	3534975.04	351099549.84	0.27	75837.59	293537.80	2.06	2805.86	2857.02	17336.56
Skewness	8.49	13.42	2.85	2.59	9.40	10.30	9.12	5.00	1.37	4.80	6.16
Kurtosis	76.01	180.34	12.17	9.79	99.73	114.48	91.75	41.37	1.03	26.38	43.62
Range	276.25	5459.97	13990.00	129220.00	6.11	3299.62	6119.00	14.40	224.85	389.85	1209.92
Minimum	0.75	0.03	10.00	2780.00	0.01	0.38	1.00	0.20	0.15	0.15	0.08
Maximum	277.00	5460.00	14000.00	132000.00	6.12	3300.00	6120.00	14.60	225.00	390.00	1210.00

	AU	PB	TI	FE	AG	AS	CU	MO	ZN	SN	W
N	62	62	62	62	62	62	62	62	62	62	62
Mean	1.60	3.30	1886.68	22856.45	0.08	18.20	30.49	0.67	76.17	26.21	43.72
Median	0.75	0.03	1155.00	17200.00	0.07	6.55	22.40	0.60	57.00	1.80	1.60
Mode	0.75	0.03	147.00	14500.00	0.10	0.38	16.60	0.40	13.70	0.80	0.40
Std. Deviation	2.31	10.62	2294.76	22336.44	0.07	33.95	24.38	0.42	63.83	60.61	172.59
Variance	5.32	112.81	5265910.71	498916629.83	0.01	1152.92	594.41	0.18	4073.67	3674.10	29785.61
Skewness	4.70	4.15	3.18	2.98	2.10	3.74	1.34	1.32	0.76	3.95	5.78
Kurtosis	25.93	18.44	12.84	11.28	6.04	15.63	1.94	1.76	-0.79	18.80	36.38
Range	15.25	60.97	13853.00	129220.00	0.35	192.63	120.00	1.90	218.10	376.85	1209.90
Minimum	0.75	0.03	147.00	2780.00	0.01	0.38	1.00	0.20	6.90	0.15	0.10
Maximum	16.00	61.00	14000.00	132000.00	0.36	193.00	121.00	2.10	225.00	377.00	1210.00

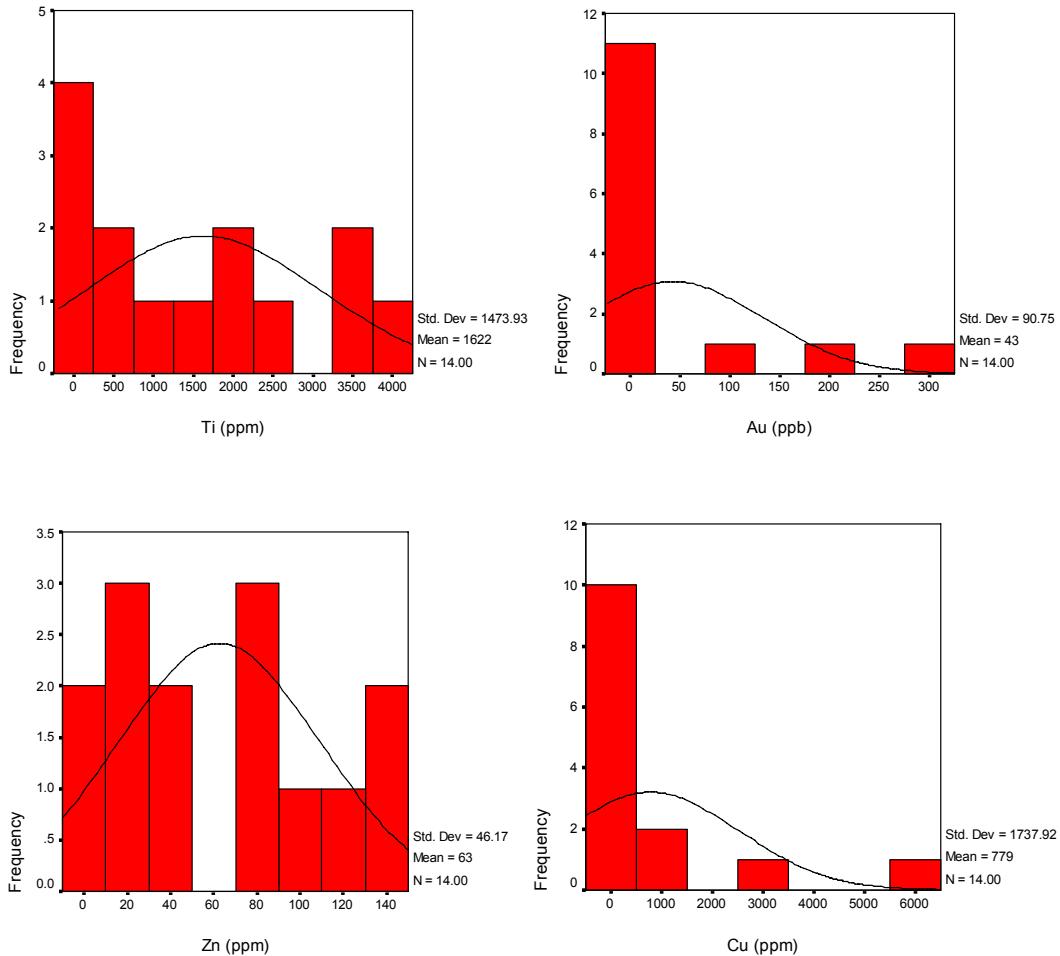


- بخش توده‌های نفوذی روشت

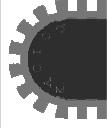
با توجه به شرح خدمات ارائه شده توسط کارفرما نمونه‌های برداشت شده از این بخش به صورت نامتراکم و محدود بوده است ولی بررسی آماری همین تعداد نمونه نیز نتایج جالبی را در بر داشت که احتمالاً این نتایج منجر به بررسی بیشتر این منطقه در آینده خواهد شد. شکل ۱۳-۱ و جدول ۱۳-۱ پارامترهای آماری و هیستوگرام‌های عناصر مختلف را در این جامعه نشان می‌دهد. عناصر Ti, Zn, Sn, W به ترتیب با چولگی کم ۱/۵۱، ۱/۴۷، ۱/۵۱ و ۰/۳۹ و ۰/۵۵ تقریباً مال هستند و عناصر Cu, Au با چولگی ۲/۷۳ و ۲/۰۹، دارای چولگی مثبت هستند. نکته جالب توجه در مقایسه جدول ۱۳-۱ با جدول ۱۱-۱ و ۱۲-۱ میانگین بالای عیار تنگستن، قلع و طلا در این جامعه نسبت به میانگین این عناصر در کل جامعه و نیز بخش آهکی (اسکارنی) می‌باشد که نشان‌دهنده غنی شدگی این عناصر در این جامعه می‌باشد. همان‌طور که در جداول ۱۱-۱ و ۱۲-۱ آمده است میانگین عیار W در این جامعه به ترتیب برابر ۱۵۶/۵۶ و ۵۹/۸۸ ppm می‌باشد. این در حالی است که این میانگین در بخش آهکی که هدف اصلی از انجام این پژوهه بوده است به ترتیب ۴۲/۷۲ ppm و ۲۶/۲۱ ppm می‌باشد. البته کنترل شبانه این بخش با UV نیز مؤید وجود شلیت بیشتر در این محدوده می‌باشد. تقریباً اکثر نمونه‌هایی که از توده‌های نفوذی برداشت شده است در برابر UV واکنش مثبت نشان داده‌اند (نقشه ۱-۱). ماکریم عیار طلا در کل محدوده ۲۷۷ ppb بوده که مربوط به این جامعه می‌باشد و میانگین عیار طلا در اینجا ۴۲/۹۳ ppb می‌باشد.



شکل ۱۳-۱- هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه‌های توده نفوذی



ادامه شکل ۱۳-۱ - هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه های توده نفوذی



جمهوری اسلامی ایران

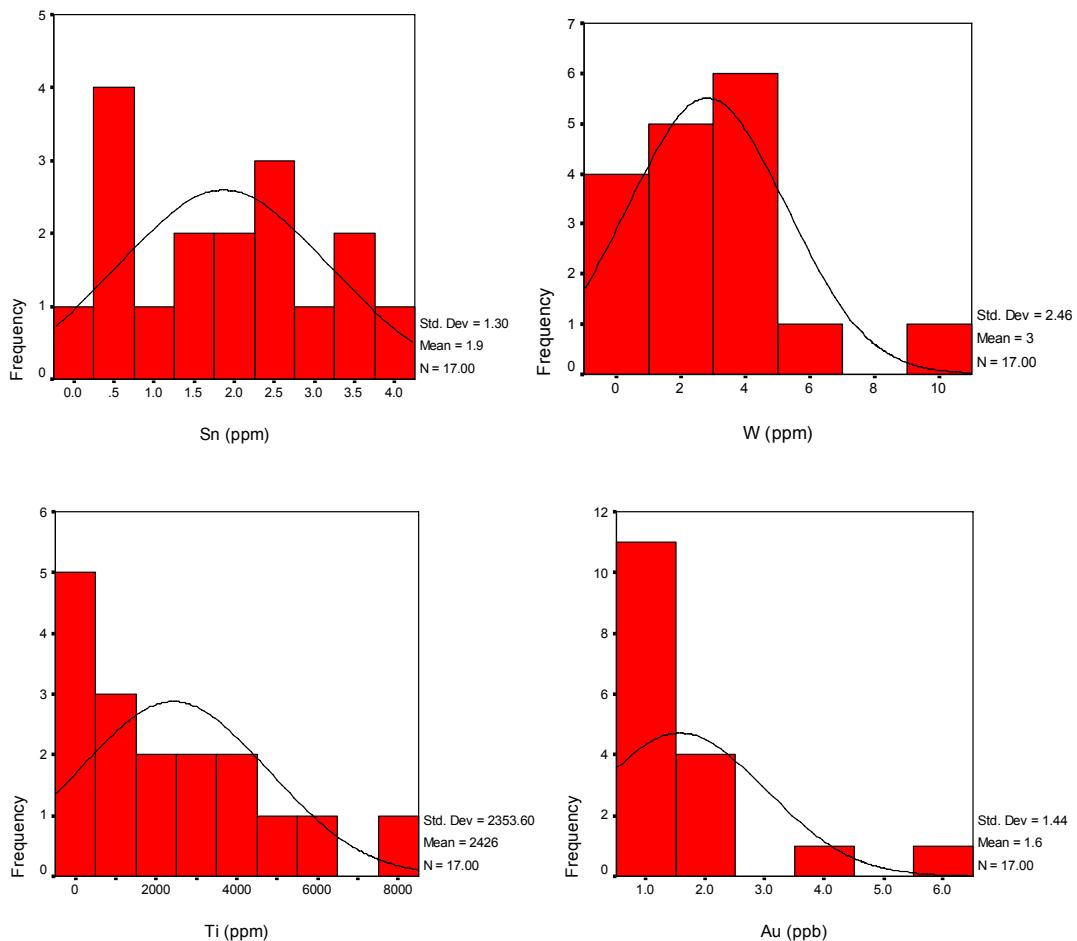
زمینه زمینه شناسی

	AU	PB	TI	FE	AG	AS	CU	MO	ZN	SN	W
N	14	14	14	14	14	14	14	14	14	14	14
Mean	42.93	24.56	1622.14	26549.29	0.30	415.27	778.66	2.54	62.57	59.88	156.56
Median	0.75	23.75	1338.50	19450.00	0.10	27.10	19.10	1.50	61.00	18.35	5.80
Mode	0.75	5.90	68.00	3770.00	0.05	27.10	2.40	0.40	2.30	2.60	1.30
Std. Deviation	90.75	13.82	1473.93	21707.11	0.58	934.93	1737.92	3.72	46.17	81.72	255.25
Variance	8235.49	190.97	2172466.13	471198807.14	0.34	874103.07	3020353.9	13.87	2132.00	6677.96	65151.31
Skewness	2.09	0.52	0.55	0.46	3.27	2.76	2.73	2.99	0.39	1.47	1.51
Kurtosis	3.31	-0.38	-1.11	-1.55	11.14	7.62	7.47	9.74	-1.06	1.15	0.98
Range	276.25	46.10	4172.00	56730.00	2.21	3295.00	6117.60	14.40	135.70	254.40	721.70
Minimum	0.75	5.90	68.00	3770.00	0.03	5.00	2.40	0.20	2.30	2.60	1.30
Maximum	277.00	52.00	4240.00	60500.00	2.24	3300.00	6120.00	14.60	138.00	257.00	723.00

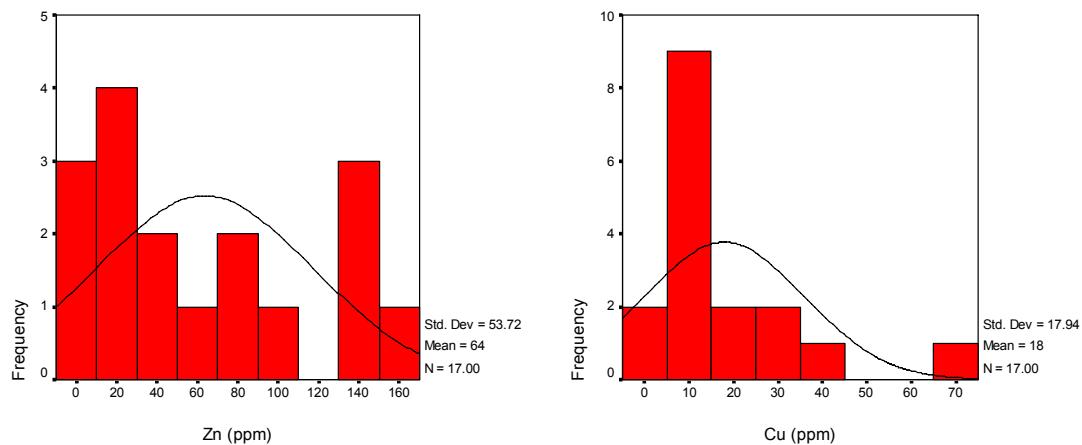


- بخش سنگهای دگرگونی

از این جامعه تنها ۱۷ نمونه برداشت شده است که با بررسی پارامترهای آماری و هیستوگرامهای ارائه شده عناصر مختلف مشخص می‌گردد که عناصر W , Zn , Sn , Ti دارای چولگی کمتر از ۱ می‌باشند. میانگین عناصر حائز اهمیت مورد بررسی در این جامعه در تمامی موارد بسیار پائین‌تر از میانگین آن‌ها در کل محدوده می‌باشد. این در حالی است که عنصر Zn به صورت استثناء در این جامعه میانگین $63/57 \text{ ppm}$ را دارد. میانگین عیار Zn در کل محدوده برابر $50/06 \text{ می‌باشد (جدول ۱).}$



شکل ۱۴-۱ - هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه‌های سنگهای دگرگونی



ادامه شکل ۱۴-۱ - هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه های سنگهای دگرگونی



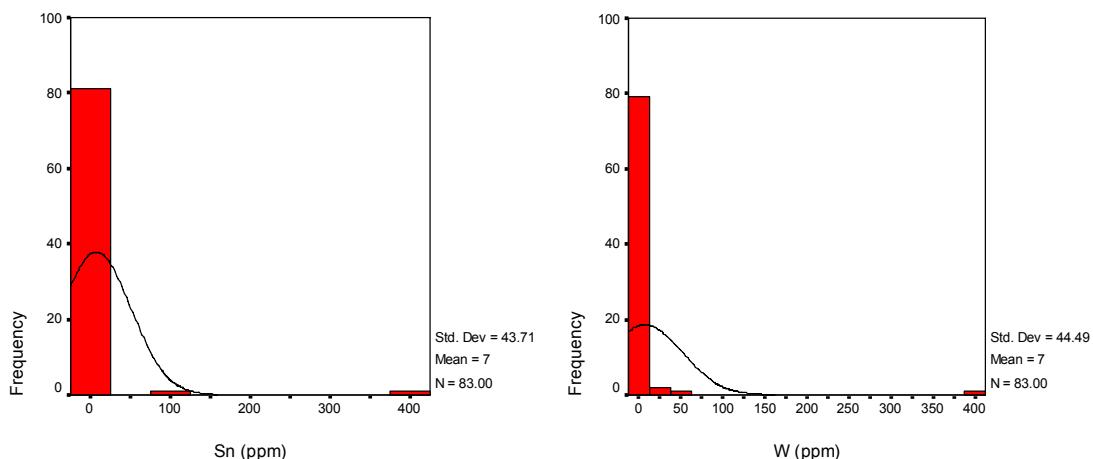
	AU	PB	TI	FE	AG	AS	CU	MO	ZN	SN	W
N	17	17	17	17	17	17	17	17	17	17	17
Mean	1.57	21.51	2426.47	27775.29	0.06	19.09	17.90	1.01	63.57	1.86	2.81
Median	0.75	20.20	1690.00	14700.00	0.05	7.70	11.60	0.70	44.60	2.10	2.40
Mode	0.75	2.70	10.00	5070.00	0.05	0.90	5.10	0.30	2.90	0.40	2.40
Std. Deviation	1.44	10.08	2353.60	23626.16	0.05	27.79	17.94	0.83	53.72	1.30	2.46
Variance	2.06	101.54	5539429.89	558195563.97	0.00	772.23	321.98	0.69	2885.79	1.70	6.05
Skewness	2.30	-0.10	1.07	1.02	1.99	2.72	2.32	0.97	0.56	0.20	1.79
Kurtosis	5.42	-0.30	0.70	0.47	4.48	8.42	6.02	-0.18	-1.09	-1.31	4.75
Range	5.25	36.50	8240.00	81130.00	0.19	112.10	70.50	2.60	163.10	3.90	10.20
Minimum	0.75	2.70	10.00	5070.00	0.01	0.90	4.30	0.20	2.90	0.20	0.10
Maximum	6.00	39.20	8250.00	86200.00	0.20	113.00	74.80	2.80	166.00	4.10	10.30



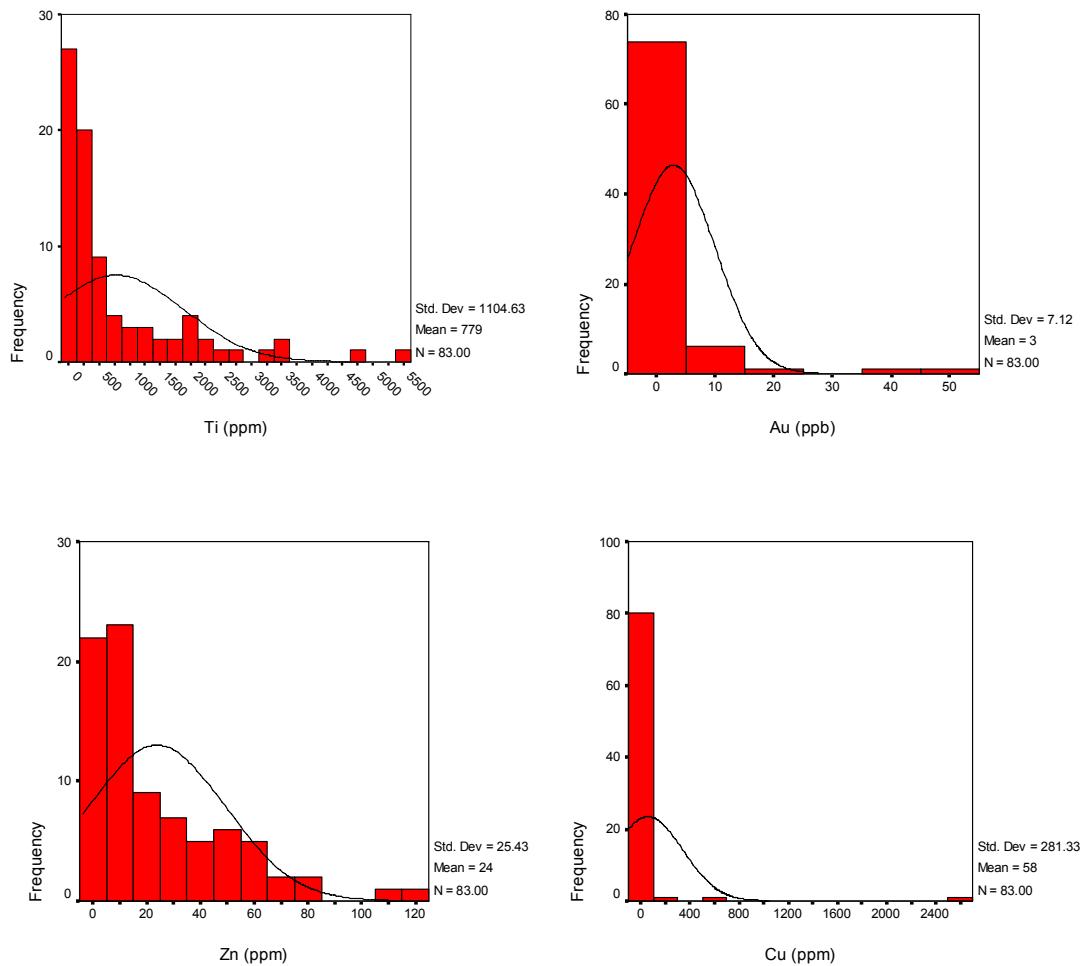
- بخش رگه‌های کوارتزی:

جدول ۱۵-۱ و شکل ۱۵-۱ به ترتیب پارامترهای آماری و هیستوگرام‌های عناصر مختلف مورد بررسی را در جامعه فوق نشان می‌دهد. این بخش نیز مانند بخش‌های قبلی توسط UV چک شده‌اند و تنها در مواردی ذرات بسیار ریز و اندک شیلیت توسط UV نمایان شدند. البته نکته قابل توجه این است که به دلیل ریز بودن ذرات، نمونه‌های برداشت شده مجدداً با UV چک شدند، این بار UV شیلیتی نشان نداده است. نتایج آنالیز نیز مؤید مقدار بسیار پایین عیار تنگستن در این جامعه می‌باشد.

همانطور که از هیستوگرام‌ها مشخص است Au, Ti, Zn, Cu, Sn, W دارای چولگی مثبت ۸/۹۴ و ۸/۴۹ و ۸/۴۴ و ۸/۴۷ و ۱/۴۸ و ۵/۵۲ می‌باشند. و بطور کلی میانگین کلیه عناصر در این جامعه کمتر از میانگین آنها در کل جامعه می‌باشد.



شکل ۱۵-۱- هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه‌های رگه‌های کوارتز



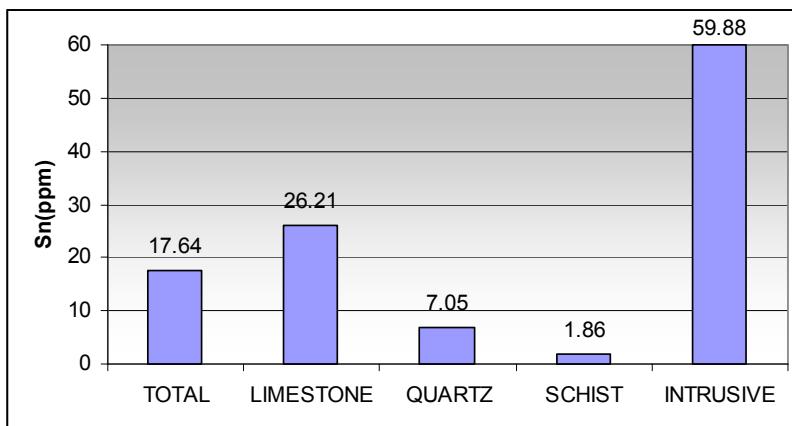
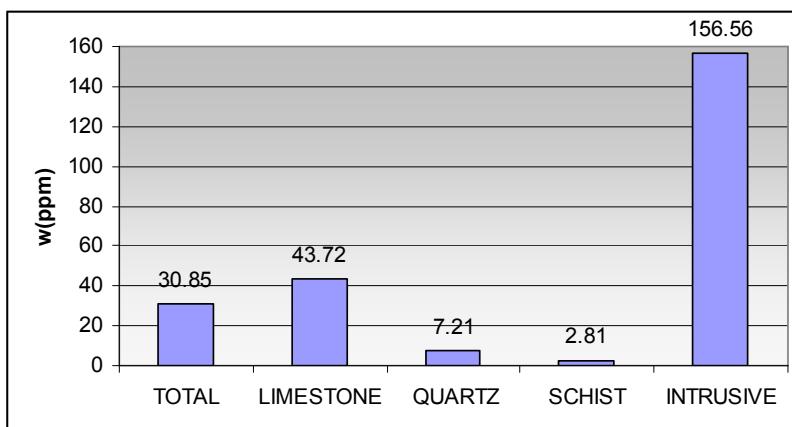
۱۵- شکل ۱- هیستوگرام عناصر مختلف برای نمونه های رگچه های کوارتز



	AU	PB	TI	FE	AG	AS	CU	MO	ZN	SN	W
N	83	83	83	83	83	83	83	83	83	83	83
Mean	2.80	80.09	778.70	11531.33	0.17	18.14	58.23	1.50	23.85	7.05	7.21
Median	0.75	7.20	289.00	7360.00	0.03	4.50	13.80	1.10	13.90	0.60	1.10
Mode	0.75	5.00	20.00	11000.00	0.02	0.70	3.30	0.30	0.15	0.30	0.20
Std. Deviation	7.12	598.06	1104.63	9894.70	0.73	45.33	281.33	1.10	25.43	43.71	44.49
Variance	50.64	357671.69	1220202.43	97905016.51	0.53	2054.49	79146.94	1.22	646.53	1910.79	1979.17
Skewness	5.52	9.10	2.13	1.94	7.26	5.61	8.44	0.64	1.47	8.49	8.94
Kurtosis	32.65	82.81	4.80	3.90	56.59	37.57	73.94	-0.49	1.99	74.36	80.77
Range	50.25	5459.50	5404.00	47040.00	6.11	352.63	2517.90	4.60	114.85	389.85	404.93
Minimum	0.75	0.50	16.00	2860.00	0.01	0.38	2.10	0.20	0.15	0.15	0.08
Maximum	51.00	5460.00	5420.00	49900.00	6.12	353.00	2520.00	4.80	115.00	390.00	405.00



با توجه به بررسی‌های انجام شده در شکل‌های زیر میانگین تنگستن و قلع در جوامع مختلف به صورت نمودار میله‌ای رسم شده است. همانطور که در شکل ۱-۱۶ مشخص است کانی‌سازی W و Sn در بخش‌های آهکی و توذهای نفوذی بیشتر می‌باشد.



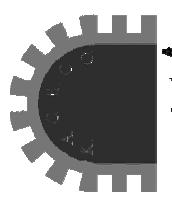
شکل ۱-۱۶- نمودار میله‌ای میانگین تنگستن و قلع در جوامع سنگی مختلف

میانگین ۴ برابری عیار تنگستن و نیز ۲ برابر عیار قلع در روشت نسبت به اسکارن‌های بامسر که هدف تعریف شده در این پژوهه بوده است. باعث تقویت فرضیه کانه‌زایی قوى‌تر در منطقه روشت و نیز بررسی مجزای این کانه‌زایی و نیز پیشنهاد کار دقیق و نمونه‌برداری بیشتر و متراکم‌تر در منطقه روشت، زمستان و کله‌خرس شده است.



۷-۳-بررسی ضریب همبستگی عناصر در جوامع مختلف سنگی

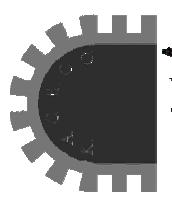
جهت بررسی همبستگی بین عناصر کانساری و دیگر عناصر، ضریب همبستگی عناصر در جوامع مختلف سنگی نمونه برداری شده محاسبه و در جداول ۱۶-۱ الی ۲۰-۱ ارائه شده است. به علت توزیع غیر نرمال داده‌ها وجود چولگی مثبت زیاد در توزیع نمونه‌ها ضرایب همبستگی عناصر به روش اسپیرمن محاسبه شده است. همان‌طور که مشاهده می‌شود عناصر قلع و تنگستان و روی بیشترین ضریب همبستگی را با یکدیگر دارند. این ضریب همبستگی عناصر قلع و تنگستان در نمونه‌های لایه آهکی ۸۷٪ در سنگ‌های نفوذی ۶۸٪، در سنگ‌های دگرگونی ۶۸٪ و در رگه‌های کوارتز ۷۹٪ می‌باشد. نکته جالب توجه در ضریب همبستگی عنصر طلا با دیگر عناصر این است که ضریب همبستگی این عنصر با عناصر قلع و تنگستان در نمونه‌های توده نفوذی بالا می‌باشد (۸۱٪ و ۷۸٪) ولی در دیگر جوامع حداقل ۴۴٪ در رگه‌های کوارتز و حتی ۲۸٪ در سنگ‌های دگرگونی می‌باشد.



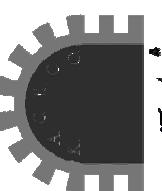
دیوان سازمان آبادان «سایه نمک»

پژوهش زمین‌شناسی

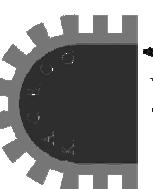
total	au	cr	mn	ni	pb	sr	ba	be	ti	fe	hg	ag	as	bi	co	cu	mo	sb	zn	sn	w
au	1.00	0.26	0.10	0.27	0.19	0.06	0.23	0.18	0.21	0.28	0.23	0.26	0.37	0.42	0.26	0.40	0.22	0.22	0.19	0.18	0.27
cr	0.26	1.00	0.63	0.90	0.03	0.52	0.47	0.58	0.86	0.87	0.46	0.46	0.55	0.34	0.86	0.40	-0.01	0.20	0.79	0.60	0.57
mn	0.10	0.63	1.00	0.65	-0.33	0.85	0.27	0.49	0.76	0.71	0.34	0.39	0.35	0.19	0.80	0.40	-0.21	0.31	0.77	0.56	0.41
ni	0.27	0.90	0.65	1.00	-0.07	0.51	0.41	0.53	0.82	0.83	0.45	0.41	0.54	0.33	0.90	0.46	0.06	0.24	0.76	0.58	0.57
pb	0.19	0.03	-0.33	-0.07	1.00	-0.33	0.55	0.41	0.03	0.12	0.05	0.19	0.31	0.32	-0.13	-0.01	0.30	-0.02	0.03	0.15	0.20
sr	0.06	0.52	0.85	0.51	-0.33	1.00	0.29	0.49	0.72	0.63	0.35	0.45	0.32	0.21	0.71	0.38	-0.22	0.28	0.69	0.59	0.40
ba	0.23	0.47	0.27	0.41	0.55	0.29	1.00	0.74	0.63	0.62	0.31	0.43	0.60	0.37	0.45	0.38	0.18	0.14	0.51	0.60	0.50
be	0.18	0.58	0.49	0.53	0.41	0.49	0.74	1.00	0.72	0.75	0.54	0.62	0.63	0.56	0.60	0.33	0.15	0.27	0.72	0.80	0.70
ti	0.21	0.86	0.76	0.82	0.03	0.72	0.63	0.72	1.00	0.93	0.50	0.52	0.59	0.35	0.91	0.43	-0.02	0.26	0.87	0.71	0.62
fe	0.28	0.87	0.71	0.83	0.12	0.63	0.62	0.75	0.93	1.00	0.55	0.57	0.66	0.48	0.89	0.51	0.11	0.32	0.91	0.79	0.68
hg	0.23	0.46	0.34	0.45	0.05	0.35	0.31	0.54	0.50	0.55	1.00	0.51	0.53	0.52	0.51	0.30	0.17	0.28	0.60	0.71	0.83
ag	0.26	0.46	0.39	0.41	0.19	0.45	0.43	0.62	0.52	0.57	0.51	1.00	0.64	0.54	0.46	0.51	0.17	0.35	0.68	0.69	0.64
as	0.37	0.55	0.35	0.54	0.31	0.32	0.60	0.63	0.59	0.66	0.53	0.64	1.00	0.52	0.56	0.56	0.29	0.42	0.64	0.69	0.69
bi	0.42	0.34	0.19	0.33	0.32	0.21	0.37	0.56	0.35	0.48	0.52	0.54	0.52	1.00	0.36	0.39	0.34	0.25	0.49	0.63	0.64
co	0.26	0.86	0.80	0.90	-0.13	0.71	0.45	0.60	0.91	0.89	0.51	0.46	0.56	0.36	1.00	0.46	-0.03	0.28	0.85	0.66	0.60
cu	0.40	0.40	0.40	0.46	-0.01	0.38	0.38	0.33	0.43	0.51	0.30	0.51	0.56	0.39	0.46	1.00	0.32	0.31	0.48	0.46	0.41
mo	0.22	-0.01	-0.21	0.06	0.30	-0.22	0.18	0.15	-0.02	0.11	0.17	0.17	0.29	0.34	-0.03	0.32	1.00	0.23	0.06	0.20	0.27
sb	0.22	0.20	0.31	0.24	-0.02	0.28	0.14	0.27	0.26	0.32	0.28	0.35	0.42	0.25	0.28	0.31	0.23	1.00	0.35	0.33	0.31
zn	0.19	0.79	0.77	0.76	0.03	0.69	0.51	0.72	0.87	0.91	0.60	0.68	0.64	0.49	0.85	0.48	0.06	0.35	1.00	0.82	0.73
sn	0.18	0.60	0.56	0.58	0.15	0.59	0.60	0.80	0.71	0.79	0.71	0.69	0.69	0.63	0.66	0.46	0.20	0.33	0.82	1.00	0.85
w	0.27	0.57	0.41	0.57	0.20	0.40	0.50	0.70	0.62	0.68	0.83	0.64	0.69	0.64	0.60	0.41	0.27	0.31	0.73	0.85	1.00



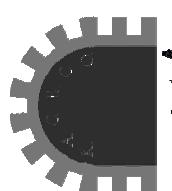
Limstone	au	cr	mn	ni	pb	sr	ba	be	ti	fe	hg	ag	as	bi	co	cu	mo	sb	zn	sn	w
au	1.00	0.22	0.19	0.31	0.15	-0.16	0.27	0.15	0.26	0.18	0.01	0.09	0.39	0.04	0.28	0.52	0.21	0.23	0.01	-0.06	0.09
cr	0.22	1.00	0.51	0.92	0.16	0.48	0.64	0.83	0.91	0.88	0.63	0.70	0.77	0.55	0.93	0.55	0.31	0.23	0.84	0.73	0.72
mn	0.19	0.51	1.00	0.64	-0.12	0.29	0.16	0.46	0.47	0.50	0.21	0.31	0.44	0.16	0.56	0.52	0.05	0.30	0.44	0.35	0.27
ni	0.31	0.92	0.64	1.00	0.12	0.37	0.55	0.81	0.87	0.87	0.54	0.67	0.76	0.50	0.96	0.66	0.29	0.28	0.79	0.63	0.63
pb	0.15	0.16	-0.12	0.12	1.00	-0.10	0.36	0.28	0.19	0.24	-0.01	0.15	0.26	0.35	0.09	0.10	0.32	0.19	0.10	0.06	0.18
sr	-0.16	0.48	0.29	0.37	-0.10	1.00	0.33	0.37	0.56	0.47	0.23	0.46	0.34	0.10	0.43	0.27	-0.04	0.04	0.47	0.41	0.25
ba	0.27	0.64	0.16	0.55	0.36	0.33	1.00	0.55	0.71	0.62	0.19	0.49	0.59	0.25	0.57	0.54	0.29	0.08	0.50	0.45	0.38
be	0.15	0.83	0.46	0.81	0.28	0.37	0.55	1.00	0.87	0.93	0.68	0.74	0.62	0.73	0.83	0.40	0.43	0.42	0.86	0.79	0.73
ti	0.26	0.91	0.47	0.87	0.19	0.56	0.71	0.87	1.00	0.92	0.58	0.75	0.74	0.52	0.90	0.56	0.33	0.28	0.83	0.73	0.67
fe	0.18	0.88	0.50	0.87	0.24	0.47	0.62	0.93	0.92	1.00	0.65	0.68	0.72	0.63	0.90	0.47	0.40	0.34	0.87	0.80	0.74
hg	0.01	0.63	0.21	0.54	-0.01	0.23	0.19	0.68	0.58	0.65	1.00	0.48	0.47	0.69	0.59	0.10	0.44	0.21	0.73	0.78	0.88
ag	0.09	0.70	0.31	0.67	0.15	0.46	0.49	0.74	0.75	0.68	0.48	1.00	0.52	0.54	0.69	0.41	0.21	0.13	0.71	0.60	0.55
as	0.39	0.77	0.44	0.76	0.26	0.34	0.59	0.62	0.74	0.72	0.47	0.52	1.00	0.41	0.75	0.59	0.34	0.43	0.58	0.55	0.62
bi	0.04	0.55	0.16	0.50	0.35	0.10	0.25	0.73	0.52	0.63	0.69	0.54	0.41	1.00	0.54	0.15	0.55	0.29	0.69	0.72	0.72
co	0.28	0.93	0.56	0.96	0.09	0.43	0.57	0.83	0.90	0.90	0.59	0.69	0.75	0.54	1.00	0.57	0.31	0.26	0.84	0.70	0.66
cu	0.52	0.55	0.52	0.66	0.10	0.27	0.54	0.40	0.56	0.47	0.10	0.41	0.59	0.15	0.57	1.00	0.23	0.22	0.34	0.22	0.23
mo	0.21	0.31	0.05	0.29	0.32	-0.04	0.29	0.43	0.33	0.40	0.44	0.21	0.34	0.55	0.31	0.23	1.00	0.26	0.36	0.40	0.52
sb	0.23	0.23	0.30	0.28	0.19	0.04	0.08	0.42	0.28	0.34	0.21	0.13	0.43	0.29	0.26	0.22	0.26	1.00	0.21	0.30	0.28
zn	0.01	0.84	0.44	0.79	0.10	0.47	0.50	0.86	0.83	0.87	0.73	0.71	0.58	0.69	0.84	0.34	0.36	0.21	1.00	0.92	0.84
sn	-0.06	0.73	0.35	0.63	0.06	0.41	0.45	0.79	0.73	0.80	0.78	0.60	0.55	0.72	0.70	0.22	0.40	0.30	0.92	1.00	0.87
w	0.09	0.72	0.27	0.63	0.18	0.25	0.38	0.73	0.67	0.74	0.88	0.55	0.62	0.72	0.66	0.23	0.52	0.28	0.84	0.87	1.00



	AU	CR	MN	NI	PB	SR	BA	BE	TI	FE	HG	AG	AS	BI	CO	CU	MO	SB	ZN	SN	W
AU	1.00	0.65	0.34	0.65	-0.21	0.50	-0.09	-0.30	0.57	0.68	0.80	0.74	0.76	0.84	0.64	0.77	0.65	0.58	0.63	0.78	0.81
CR	0.65	1.00	0.56	0.94	-0.46	0.79	0.19	-0.37	0.91	0.93	0.61	0.46	0.40	0.51	0.95	0.62	0.34	0.46	0.84	0.65	0.60
MN	0.34	0.56	1.00	0.48	-0.30	0.51	0.19	0.27	0.56	0.61	0.54	0.37	0.44	0.38	0.54	0.28	-0.09	0.30	0.89	0.64	0.55
NI	0.65	0.94	0.48	1.00	-0.45	0.81	0.33	-0.29	0.88	0.82	0.64	0.38	0.31	0.47	0.93	0.57	0.41	0.46	0.77	0.52	0.60
PB	-0.21	-0.46	-0.30	-0.45	1.00	-0.38	0.09	0.13	-0.33	-0.53	-0.51	-0.50	-0.31	-0.47	-0.49	-0.51	-0.36	-0.14	-0.49	-0.44	-0.46
SR	0.50	0.79	0.51	0.81	-0.38	1.00	0.39	-0.26	0.82	0.76	0.58	0.32	0.21	0.32	0.82	0.42	0.26	0.35	0.69	0.46	0.53
BA	-0.09	0.19	0.19	0.33	0.09	0.39	1.00	0.22	0.35	0.06	0.17	-0.28	-0.19	-0.23	0.25	-0.07	-0.02	-0.04	0.14	-0.23	0.15
BE	-0.30	-0.37	0.27	-0.29	0.13	-0.26	0.22	1.00	-0.33	-0.40	-0.06	-0.14	-0.08	-0.15	-0.41	-0.11	-0.44	-0.22	0.02	-0.11	0.03
TI	0.57	0.91	0.56	0.88	-0.33	0.82	0.35	-0.33	1.00	0.85	0.50	0.28	0.34	0.31	0.94	0.51	0.36	0.59	0.79	0.58	0.49
FE	0.68	0.93	0.61	0.82	-0.53	0.76	0.06	-0.40	0.85	1.00	0.69	0.59	0.57	0.61	0.88	0.67	0.47	0.54	0.87	0.78	0.69
HG	0.80	0.61	0.54	0.64	-0.51	0.58	0.17	-0.06	0.50	0.69	1.00	0.75	0.69	0.82	0.57	0.70	0.55	0.42	0.71	0.79	0.98
AG	0.74	0.46	0.37	0.38	-0.50	0.32	-0.28	-0.14	0.28	0.59	0.75	1.00	0.86	0.82	0.43	0.88	0.48	0.32	0.59	0.77	0.80
AS	0.76	0.40	0.44	0.31	-0.31	0.21	-0.19	-0.08	0.34	0.57	0.69	0.86	1.00	0.83	0.38	0.79	0.61	0.64	0.61	0.77	0.76
BI	0.84	0.51	0.38	0.47	-0.47	0.32	-0.23	-0.15	0.31	0.61	0.82	0.82	0.83	1.00	0.44	0.73	0.58	0.48	0.60	0.77	0.81
CO	0.64	0.95	0.54	0.93	-0.49	0.82	0.25	-0.41	0.94	0.88	0.57	0.43	0.38	0.44	1.00	0.60	0.40	0.46	0.81	0.58	0.54
CU	0.77	0.62	0.28	0.57	-0.51	0.42	-0.07	-0.11	0.51	0.67	0.70	0.88	0.79	0.73	0.60	1.00	0.61	0.44	0.63	0.73	0.79
MO	0.65	0.34	-0.09	0.41	-0.36	0.26	-0.02	-0.44	0.36	0.47	0.55	0.48	0.61	0.58	0.40	0.61	1.00	0.69	0.24	0.40	0.54
SB	0.58	0.46	0.30	0.46	-0.14	0.35	-0.04	-0.22	0.59	0.54	0.42	0.32	0.64	0.48	0.46	0.44	0.69	1.00	0.48	0.54	0.43
ZN	0.63	0.84	0.89	0.77	-0.49	0.69	0.14	0.02	0.79	0.87	0.71	0.59	0.61	0.60	0.81	0.63	0.24	0.48	1.00	0.80	0.73
SN	0.78	0.65	0.64	0.52	-0.44	0.46	-0.23	-0.11	0.58	0.78	0.79	0.77	0.77	0.77	0.58	0.73	0.40	0.54	0.80	1.00	0.82
W	0.81	0.60	0.55	0.60	-0.46	0.53	0.15	0.03	0.49	0.69	0.98	0.80	0.76	0.81	0.54	0.79	0.54	0.43	0.73	0.82	1.00



Schist	au	cr	mn	ni	pb	sr	ba	be	ti	fe	hg	ag	as	bi	co	cu	mo	sb	zn	Sn	w
au	1.00	0.02	0.01	0.02	-0.21	-0.07	0.07	-0.01	-0.05	0.10	0.16	0.04	0.00	0.24	0.04	-0.01	-0.27	-0.23	0.07	-0.17	-0.28
cr	0.02	1.00	0.90	0.95	0.53	0.70	0.68	0.61	0.94	0.93	0.55	0.47	0.78	0.09	0.94	-0.01	-0.14	0.03	0.94	0.60	0.61
mn	0.01	0.90	1.00	0.83	0.65	0.69	0.83	0.71	0.95	0.98	0.55	0.70	0.86	0.20	0.92	0.21	0.01	0.17	0.95	0.76	0.68
ni	0.02	0.95	0.83	1.00	0.47	0.57	0.56	0.48	0.84	0.87	0.51	0.39	0.73	-0.03	0.90	-0.02	-0.06	0.14	0.91	0.42	0.55
pb	-0.21	0.53	0.65	0.47	1.00	0.20	0.58	0.43	0.51	0.58	0.38	0.37	0.43	0.33	0.47	0.18	-0.08	0.35	0.58	0.52	0.46
sr	-0.07	0.70	0.69	0.57	0.20	1.00	0.58	0.80	0.80	0.72	0.33	0.55	0.71	0.25	0.77	-0.02	-0.25	-0.36	0.66	0.71	0.48
ba	0.07	0.68	0.83	0.56	0.58	0.58	1.00	0.77	0.79	0.83	0.61	0.63	0.64	0.41	0.68	0.29	-0.02	0.16	0.77	0.85	0.52
be	-0.01	0.61	0.71	0.48	0.43	0.80	0.77	1.00	0.74	0.72	0.38	0.62	0.65	0.38	0.62	0.17	-0.01	0.03	0.66	0.77	0.35
ti	-0.05	0.94	0.95	0.84	0.51	0.80	0.79	0.74	1.00	0.95	0.56	0.61	0.86	0.13	0.92	0.09	-0.04	0.06	0.93	0.77	0.66
fe	0.10	0.93	0.98	0.87	0.58	0.72	0.83	0.72	0.95	1.00	0.55	0.64	0.87	0.22	0.94	0.17	-0.08	0.10	0.97	0.72	0.62
hg	0.16	0.55	0.55	0.51	0.38	0.33	0.61	0.38	0.56	0.55	1.00	0.49	0.44	-0.02	0.52	0.00	-0.08	0.18	0.58	0.58	0.62
ag	0.04	0.47	0.70	0.39	0.37	0.55	0.63	0.62	0.61	0.64	0.49	1.00	0.68	0.03	0.59	0.29	0.22	0.20	0.67	0.66	0.62
as	0.00	0.78	0.86	0.73	0.43	0.71	0.64	0.65	0.86	0.87	0.44	0.68	1.00	0.09	0.90	0.15	0.04	0.09	0.87	0.63	0.53
bi	0.24	0.09	0.20	-0.03	0.33	0.25	0.41	0.38	0.13	0.22	-0.02	0.03	0.09	1.00	0.12	0.30	-0.27	-0.09	0.06	0.34	-0.15
co	0.04	0.94	0.92	0.90	0.47	0.77	0.68	0.62	0.92	0.94	0.52	0.59	0.90	0.12	1.00	-0.01	-0.21	-0.05	0.94	0.61	0.59
cu	-0.01	-0.01	0.21	-0.02	0.18	-0.02	0.29	0.17	0.09	0.17	0.00	0.29	0.15	0.30	-0.01	1.00	0.58	0.51	0.13	0.38	0.23
mo	-0.27	-0.14	0.01	-0.06	-0.08	-0.25	-0.02	-0.01	-0.04	-0.08	-0.08	0.22	0.04	-0.27	-0.21	0.58	1.00	0.76	-0.03	0.08	0.22
sb	-0.23	0.03	0.17	0.14	0.35	-0.36	0.16	0.03	0.06	0.10	0.18	0.20	0.09	-0.09	-0.05	0.51	0.76	1.00	0.14	0.06	0.20
zn	0.07	0.94	0.95	0.91	0.58	0.66	0.77	0.66	0.93	0.97	0.58	0.67	0.87	0.06	0.94	0.13	-0.03	0.14	1.00	0.66	0.63
sn	-0.17	0.60	0.76	0.42	0.52	0.71	0.85	0.77	0.77	0.72	0.58	0.66	0.63	0.34	0.61	0.38	0.08	0.06	0.66	1.00	0.68
w	-0.28	0.61	0.68	0.55	0.46	0.48	0.52	0.35	0.66	0.62	0.62	0.62	0.53	-0.15	0.59	0.23	0.22	0.20	0.63	0.68	1.00



Quartz	au	cr	mn	ni	pb	sr	ba	be	ti	fe	hg	ag	as	bi	co	cu	mo	sb	zn	sn	w
au	1.00	0.27	0.18	0.26	0.38	0.31	0.27	0.30	0.24	0.35	0.34	0.32	0.42	0.61	0.33	0.38	0.26	0.23	0.32	0.37	0.44
cr	0.27	1.00	0.72	0.79	0.44	0.59	0.52	0.65	0.72	0.80	0.25	0.40	0.50	0.27	0.73	0.35	-0.04	0.09	0.69	0.57	0.49
mn	0.18	0.72	1.00	0.63	0.49	0.82	0.81	0.80	0.90	0.86	0.24	0.41	0.52	0.31	0.79	0.45	0.09	0.13	0.79	0.66	0.52
ni	0.26	0.79	0.63	1.00	0.27	0.51	0.47	0.55	0.70	0.72	0.29	0.35	0.52	0.30	0.86	0.42	0.18	0.12	0.61	0.57	0.55
pb	0.38	0.44	0.49	0.27	1.00	0.70	0.59	0.65	0.49	0.62	0.33	0.58	0.54	0.47	0.37	0.43	0.25	0.25	0.66	0.65	0.47
sr	0.31	0.59	0.82	0.51	0.70	1.00	0.90	0.89	0.86	0.85	0.43	0.57	0.61	0.50	0.71	0.50	0.15	0.20	0.77	0.80	0.64
ba	0.27	0.52	0.81	0.47	0.59	0.90	1.00	0.86	0.86	0.81	0.39	0.47	0.63	0.44	0.67	0.50	0.14	0.20	0.72	0.79	0.58
be	0.30	0.65	0.80	0.55	0.65	0.89	0.86	1.00	0.83	0.84	0.46	0.62	0.65	0.51	0.71	0.52	0.16	0.16	0.81	0.85	0.69
ti	0.24	0.72	0.90	0.70	0.49	0.86	0.86	0.83	1.00	0.91	0.38	0.45	0.60	0.38	0.85	0.45	0.08	0.18	0.80	0.75	0.62
fe	0.35	0.80	0.86	0.72	0.62	0.85	0.81	0.84	0.91	1.00	0.39	0.57	0.69	0.47	0.83	0.60	0.21	0.24	0.86	0.81	0.63
hg	0.34	0.25	0.24	0.29	0.33	0.43	0.39	0.46	0.38	0.39	1.00	0.38	0.46	0.41	0.40	0.33	0.11	0.16	0.42	0.56	0.70
ag	0.32	0.40	0.41	0.35	0.58	0.57	0.47	0.62	0.45	0.57	0.38	1.00	0.67	0.51	0.41	0.56	0.22	0.37	0.72	0.67	0.60
as	0.42	0.50	0.52	0.52	0.54	0.61	0.63	0.65	0.60	0.69	0.46	0.67	1.00	0.60	0.63	0.72	0.34	0.37	0.74	0.77	0.65
bi	0.61	0.27	0.31	0.30	0.47	0.50	0.44	0.51	0.38	0.47	0.41	0.51	0.60	1.00	0.41	0.62	0.36	0.24	0.48	0.63	0.65
co	0.33	0.73	0.79	0.86	0.37	0.71	0.67	0.71	0.85	0.83	0.40	0.41	0.63	0.41	1.00	0.50	0.16	0.19	0.74	0.67	0.63
cu	0.38	0.35	0.45	0.42	0.43	0.50	0.50	0.52	0.45	0.60	0.33	0.56	0.72	0.62	0.50	1.00	0.50	0.24	0.60	0.65	0.54
mo	0.26	-0.04	0.09	0.18	0.25	0.15	0.14	0.16	0.08	0.21	0.11	0.22	0.34	0.36	0.16	0.50	1.00	0.29	0.22	0.36	0.29
sb	0.23	0.09	0.13	0.12	0.25	0.20	0.20	0.16	0.18	0.24	0.16	0.37	0.37	0.24	0.19	0.24	0.29	1.00	0.33	0.17	0.22
zn	0.32	0.69	0.79	0.61	0.66	0.77	0.72	0.81	0.80	0.86	0.42	0.72	0.74	0.48	0.74	0.60	0.22	0.33	1.00	0.77	0.69
sn	0.37	0.57	0.66	0.57	0.65	0.80	0.79	0.85	0.75	0.81	0.56	0.67	0.77	0.63	0.67	0.65	0.36	0.17	0.77	1.00	0.79
w	0.44	0.49	0.52	0.55	0.47	0.64	0.58	0.69	0.62	0.63	0.70	0.60	0.65	0.65	0.63	0.54	0.29	0.22	0.69	0.79	1.00



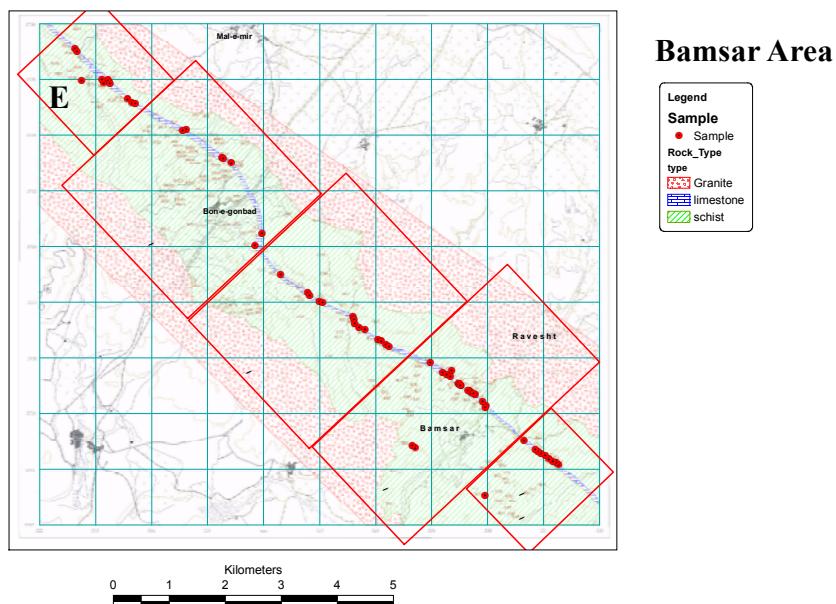
۸-۳- بررسی کانه زایی در محدوده مورد مطالعه

با توجه به این نکته که در منطقه مورد مطالعه محیط‌ها و شرایط مختلف جهت کانی سازی وجود دارد. برای بررسی امکان کانی سازی در این منطقه باید هر محیط را جداگانه بررسی نمود، بنابرین در منطقه اکتشافی بامسر امکان کانه زایی اسکارنی بامسر و نیز در منطقه روشت امکان کانه‌زایی رگه‌ای در سنگ‌های نفوذی منطقه به صورت جداگانه بررسی شده است.

۸-۱- کانی‌سازی اسکارنی بامسر:

در منطقه بامسر - مالمیر، گوشه محسبن علی لایه آهکی با امتداد W 52 N و با طولی حدود ۱۴ کیلومتر ضخامت تقریبی ۲ متر در منطقه به تناب و رخنمون دارد. پروفیل‌های نمونه‌برداری به صورت عمود بر این لایه انتخاب شده است تا تغییرات مختلف لیتولوژی و عیار عناصر مختلف به وضوح دیده شود. با توجه به آنچه در شرح خدمات خواسته شده است بیشتر نمونه‌برداری از باند آهکی انجام شده است.

محل نمونه‌برداری‌های انجام گرفته از رخنمون لایه آهکی در شکل ۱۷-۱ آمده است. مقدار عناصر مختلف مربوط به هر نمونه نیز در پیوست آمده است. با توجه به گسترش طولی زیاد لایه آهکی و تغییرات ظاهری آن در طول این لایه قسمت‌های مختلف این باند جداگانه بررسی شده است.



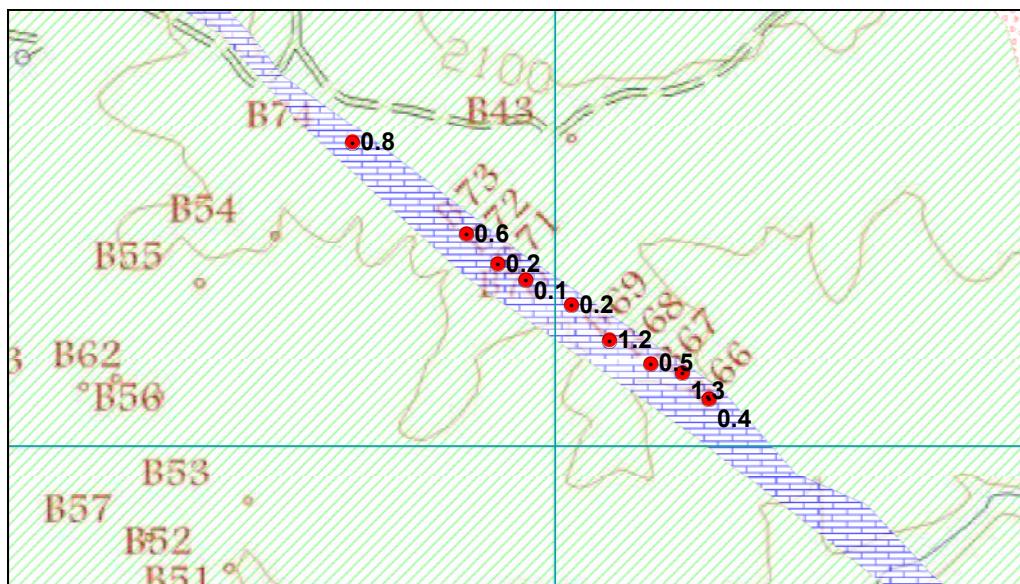
شکل ۱۷-۱- نقشه محل نمونه برداری از باند آهکی در مناطقی که رخنمون دارند.



در قسمت جنوب شرق بامسر قسمت (A) لایه آهکی تحت تأثیر سیلیسی فیکاسیون قرار گرفته است و دگرگون شده است و طبق مطالعات XRD صورت گرفته کانی هایی مانند آلتیت و کلریت در آن مشاهده می شود. کانی کاٹولن نیز به صورت کانی (Trace Phase) مشاهده شده است (گزارش ۲ پیوست ۲). نتایج آنالیز آزمایشگاهی عناصر مختلف برای این ناحیه نشان می دهد که مقدار عناصر As, Au, Sn, W و ... در این ناحیه در حد مقدار زمینه (کلارک) می باشد. حداقل مقدار عناصر مختلف در آهکهای این ناحیه در جدول ۱-۲۱ آمده است. همانطور که مشاهده می شود حداقل عیار تنگستن ppm ۱/۳ و طلا ppb ۲ و قلع ۲۱-۱ آمده است. کنترل های صحرایی توسط لامپ U.V. نشان می دهد که کانی سازی شنلیت در منطقه به صورت ۲/۲ می باشد. کنترل های رخمنون لایه آهکی به طول یک کیلومتر در این ناحیه، فقط یک ذره شنلیت در سطح مشاهده شده است (محل نمونه B74) که شمال غربی ترین قسمت این رخمنون می باشد. عیار تنگستن برای نمونه های مختلف در شکل ۱-۱۸ آمده است.

جدول ۱-۲۱- حداقل عیار عناصر مختلف در لایه آهکی در قسمت A

	AU(ppb)	TI	FE	CU	ZN	SN	W
Max	2	1130	21000	72	35.2	2.2	1.3



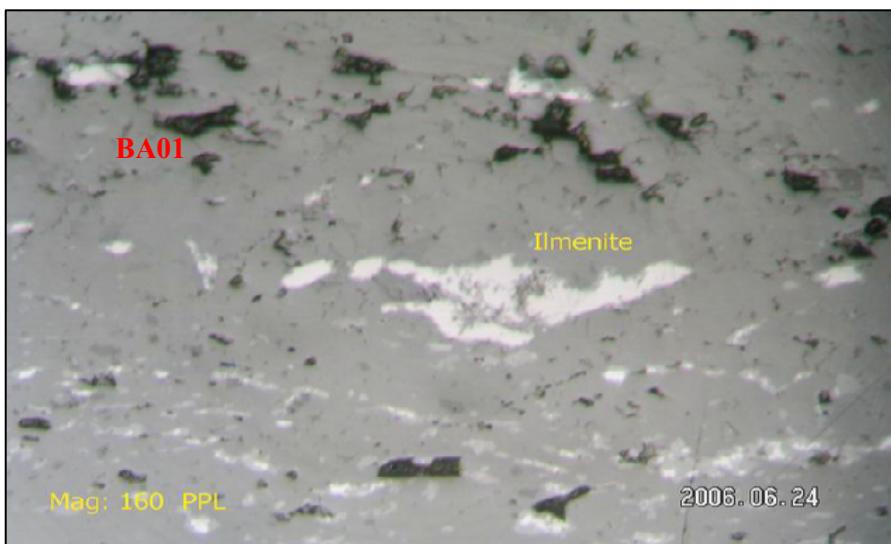
شکل ۱-۱۸- محل نمونه برداری از لایه آهکی و عیار تنگستن در قسمت شرق بامسر (A)



کانی‌سازی در منطقه شمال بامسر (B) بارزترین محل کانی‌سازی در منطقه می‌باشد که یک، تونل قدیمی نیز در آن حفر شده است. این محل توسط حفر دو چاه توسط جهانگیری (۱۳۷۸) مورد بررسی قرار گرفته است. طبق گزارشات موجود کانی‌سازی اسکارنی در این منطقه بارز است. بررسی و مطالعات سنگ‌شناسی توسط مقطع نازک در این منطقه نشان می‌دهد که سنگ‌های این منطقه عمدتاً شامل کربنات‌هایی است که تحت دگرگونی همبry در مجاورت توده گرانودیوریتی روشت (کنتاکت متامورفیسم) قرار گرفته‌اند و به علت فعالیت‌های تکتونیکی خردشده‌گی زیادی پیدا کرده است و رگه‌های متقاطع کوارتزی در داخل آن رشد کرده است. در آهک‌های این منطقه شیستوزیت کم و بیش دیده می‌شود و در برخی مناطق کانی‌های میکائی مانند مسکویت رشد پیدا کرده‌اند و کانی‌هایی مانند اپیدوت، گارنت در مقاطع نازک (نمونه‌های BA2, B06) دیده شده است. تمامی این شواهد نشان‌دهنده اسکارنی شدن لایه آهکی قسمت شمال روستای بامسر دارد.

مطالعه مقطع نازک نمونه‌های BAO2 ، B06 و B10 در این ناحیه نشان دهنده سنگ کربناتی حاوی کانی‌های اپیدوت و گارنت می‌باشد که تحت تأثیر کنتاکت متامورفیسم قرار گرفته است. در داخل سنگ کربناتی کوارتزهای متبلور قرار دارد که تحت تأثیر فعالیت‌های تکتونیکی خردشده‌گی پیدا کرده است.

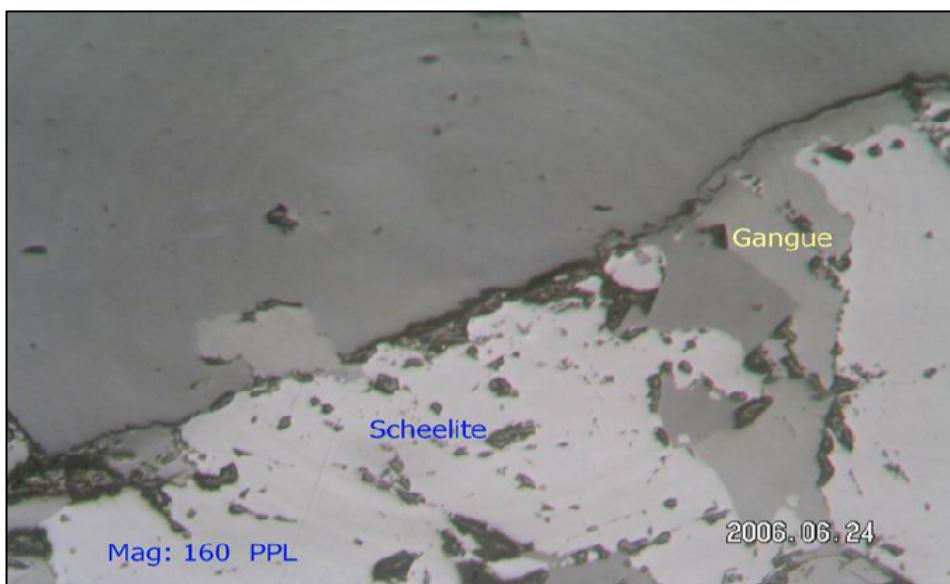
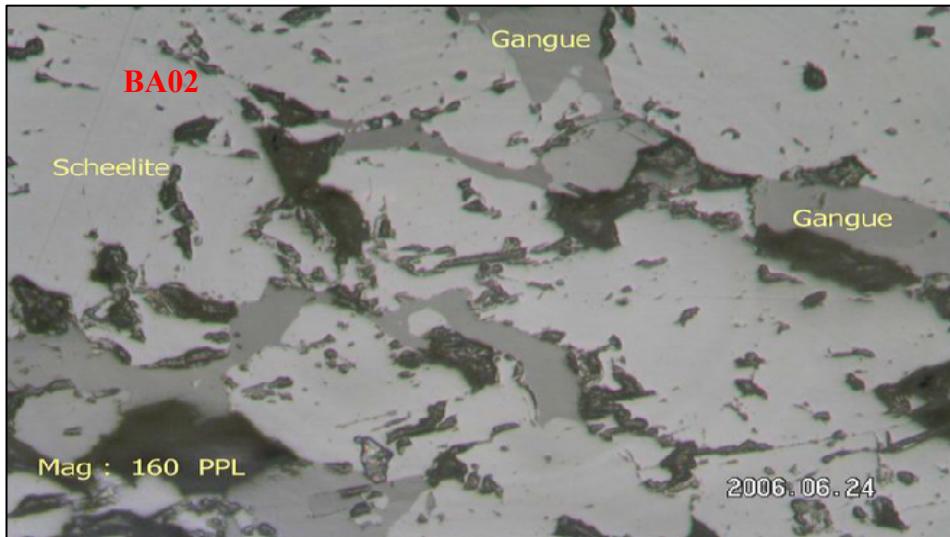
(گزارش ۱ پیوست ۲)



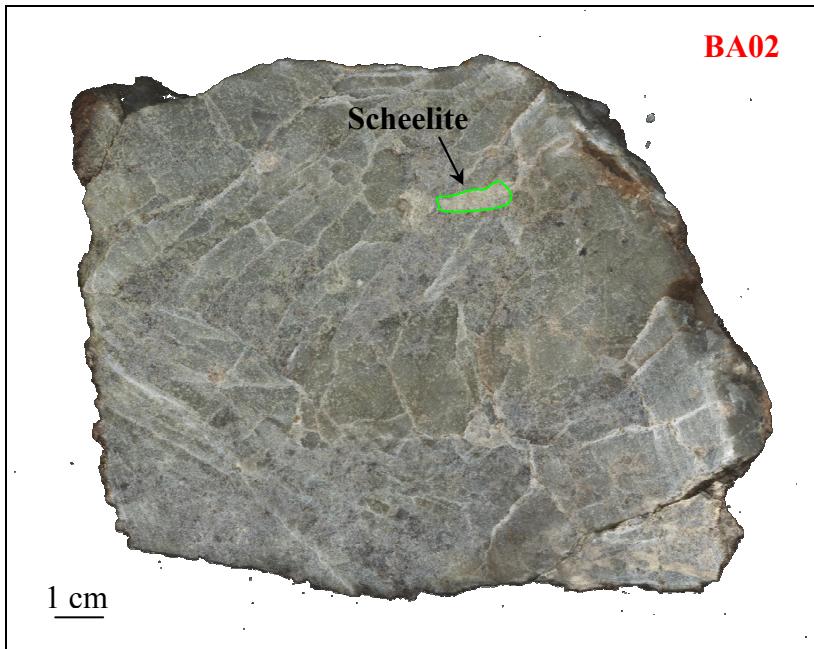
شکل ۱۹-۱- تصویر مقطع صیقلی نمونه BA01



نمونه‌های BA01، BA02 و B09 جهت مطالعه مقطع صیقلی انتخاب شده‌اند که در داخل این نمونه‌ها کانی ایلمنیت مشاهده می‌شود که در برخی مناطق به اکسید تیتان آلتره شده است. در داخل نمونه BA02 که از بالای تونل با مسر برداشت شده است، کانی شلیت با ابعاد حدود ۴ الی ۵ میلیمتر مشاهده می‌شود.



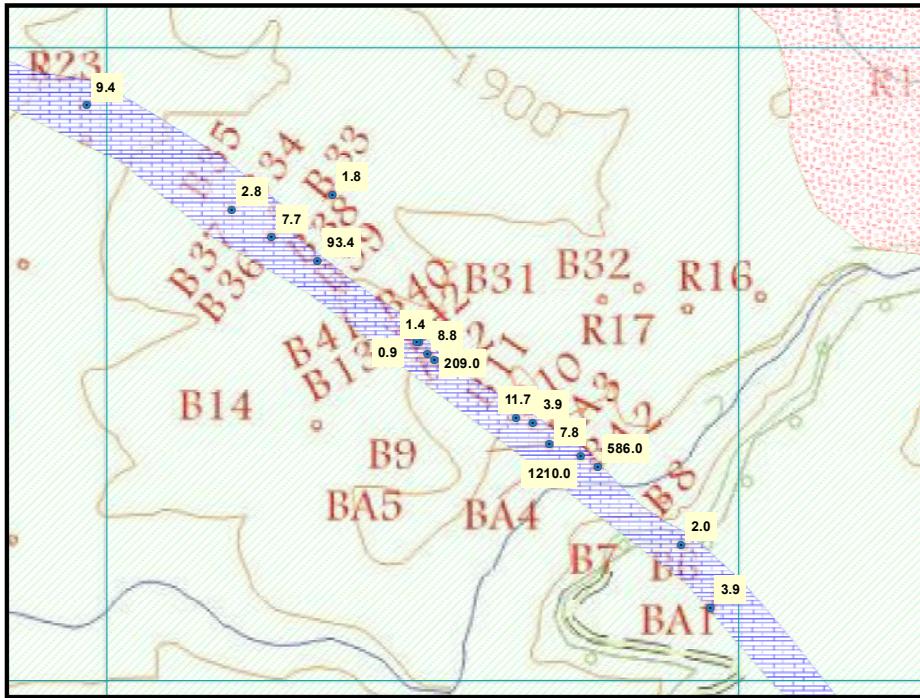
شکل ۱-۲۰- تصویر مقطع صیقلی نمونه BA02



شکل ۲۱-۱- تصویر نمونه دستی Ba02

آنالیز نمونه‌های B33, B38 به روش XRD انجام شده است. در نمونه B33 کانی کوارتز به عنوان کانی اصلی و کانی آلبیت به صورت کانی فرعی مشاهده شده است اما در نمونه B38 کانی‌های اوژیت و گراسولار و کوارتز به عنوان کانی اصلی و کانی‌های کلسیت و پیریت به عنوان کانی فرعی مشاهده شده است. کانی کلریت نیز به صورت Trace Phase مشاهده می‌شود که این نوع کانی‌ها نشان دهنده اسکارنی شدن لایه آهکی می‌باشد (گزارش ۲ پیوست). از لایه آهکی در این ناحیه نمونه برداری به صورت فشرده‌تر انجام شده است. نتایج آنالیز این نمونه‌ها نشان می‌دهد که کانی‌سازی قلع، تنگستن در این قسمت صورت گرفته است. در شکل ۲۱-۱ نتایج آنالیز نمونه‌های منطقه اسکارنی شمال بامسر آمده است. همانطور که مشاهده می‌شود تنگستن با ماکزیمم عیار ۱۲۱۰ ppm و قلع با ماکزیمم عیار ۳۷۷ ppm در این منطقه قرار دارد. این منطقه از لحاظ فاصله کمترین فاصله با گرانیت‌های روشت دارند و به نظر می‌رسد که بیشترین شدت فرایند اسکارنی شدن در این منطقه صورت گرفته باشد.

با مراجعه به نقشه ۱-۱ مشخص می‌شود که کنترل منطقه با UV نیز این منطقه مانند روشت بیشترین واکنش مثبت را نسبت به تابش اشعه ماوراء بنفس از خود نشان داده است.

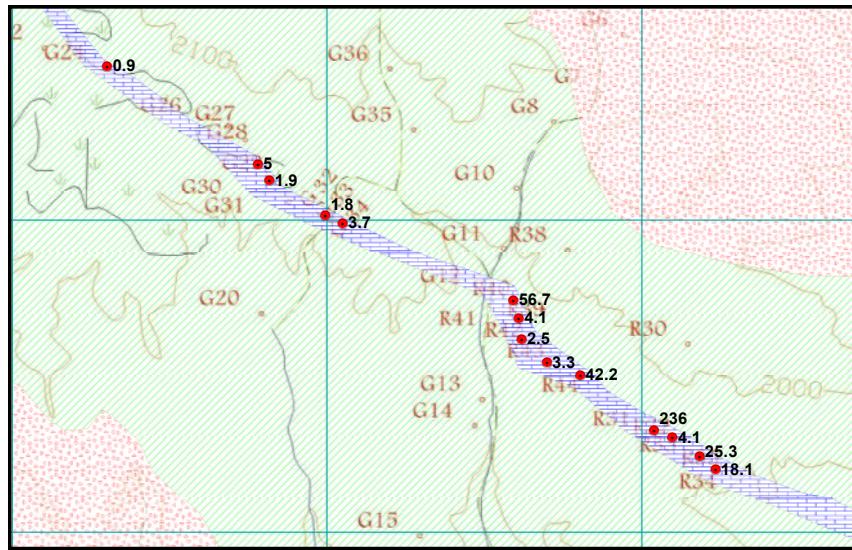


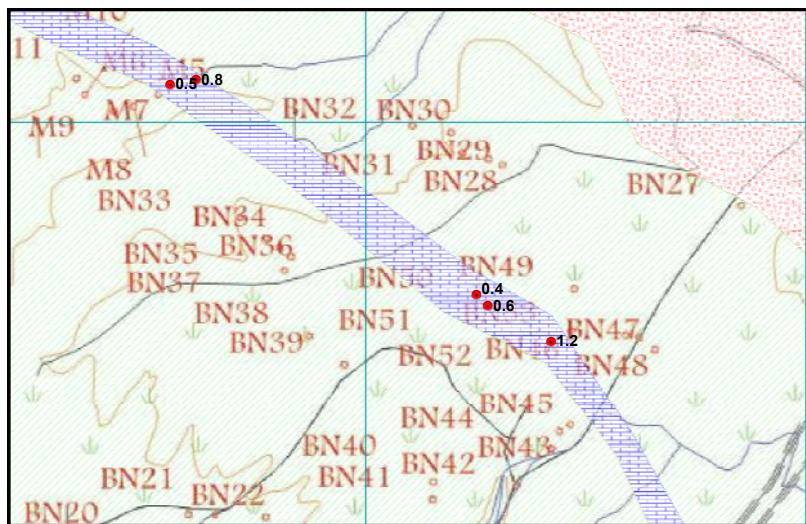
شکل ۱-۲۲- محل نمونه برداشی از لایه آهکی در قسمت شمال بامسر (B) به همراه عیار تنگستان

در ادامه روند شمال غربی لایه آهکی بامسر به سمت گل زرد، بن گبد، مالمیر و ... این لایه آهکی در قسمت های مختلفی رخنمون دارد. آنالیز های شیمیایی (تنگستان) انجام شده روی نمونه های منطقه (C) (شکل ۱-۲۳) نشان می دهد که کانی سازی در این منطقه از شدت پایین تری برخودار است به صورتی که حد اکثر عیار تنگستان ppm 236 و حد اکثر عیار قلع ppm 45 و طلا ppb 3 می باشد.

بررسی های XRD بر روی نمونه های G34, G29, G32, R44 نشان می دهد که علاوه بر کانی های کوارتز و کلسیت کانی های اوژیت، آنورتیت، آلیت در این سنگ ها مشاهده می شود که نشان دهنده صورت گرفتن فرایند متامورفیسم روی این سنگ ها می باشد. مقطع نازک R34 هم، متامورفیسم صورت گرفته روی لایه آهکی را تایید می کند. در مقطع صیقلی این نمونه هم پیریت و کالکوپیریت دیده می شود.

اما پیمایش های شبانه و کنترل رخنمون سنگ ها توسط لامپ U.V. اثر بارزی از کانی سازی را نشان نمی دهد. یافت نشدن علائمی از کانی سازی بارز تنگستان ممکن است به دلیل شدت پایین تر فرآیند متامورفیسم روی این سنگ ها باشد.

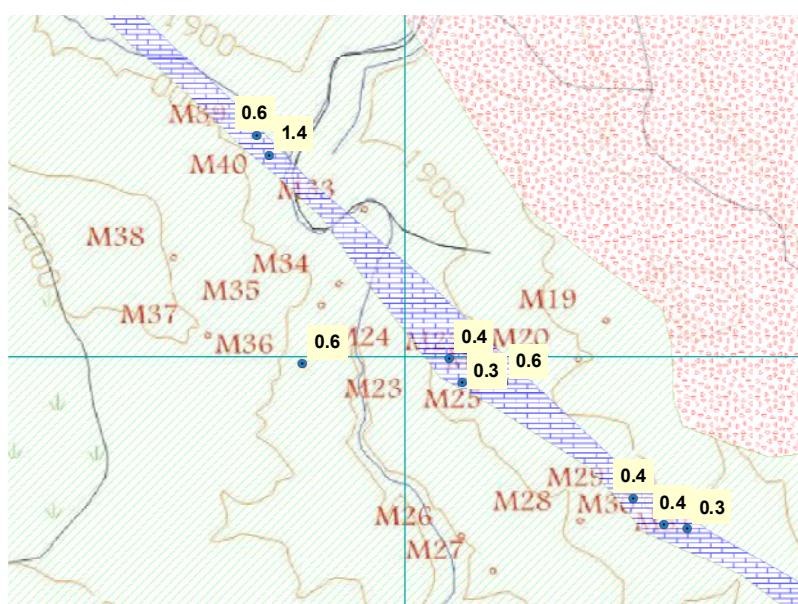




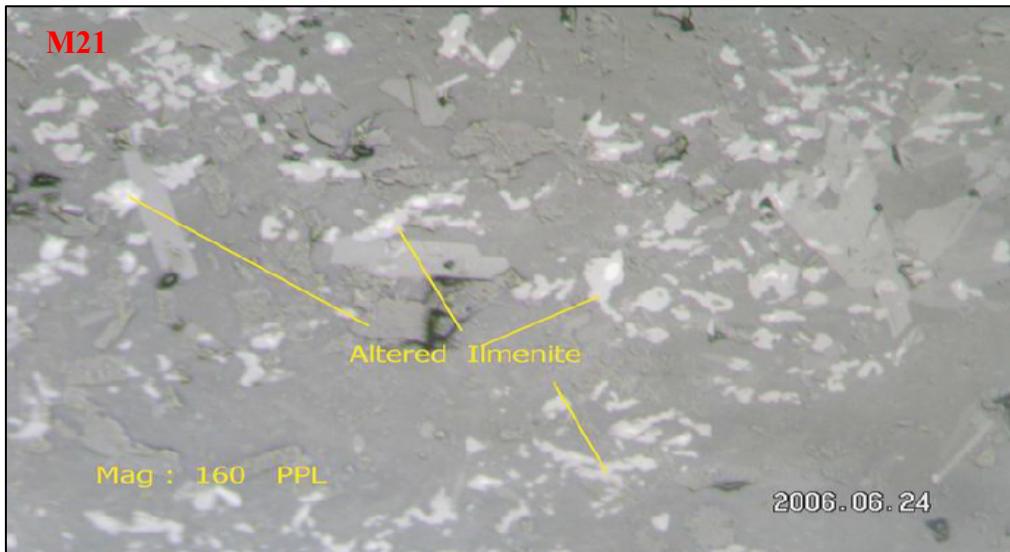
شکل ۱-۲۵- نقشه محل نمونه‌های لایه آهکی در قسمت شمال غرب بن گنبد به همراه عیار تنگستان

در ناحیه جنوب غرب مالمیر نیز کربنات‌های متامورف شده رخنمون دارند. مطالعات مقطع نازک نشان می‌دهد که دانه‌های کربنات در این قسمت درشت شده و بیشتر حالتی شبیه به مرمر پیدا می‌کنند (نمونه M22 گزارش ۱ یوست ۲).

همچنین در مقطع صیقلی کانی‌های گوتیت، پیروتیت و پیریت و اکسیدهای تیتان که به نظر می‌رسد حاصل آلتراسیون ایلمنیت باشد، دیده می‌شود.



شکل ۱-۲۶- نقشه محل نمونه‌های لایه آهکی در منطقه مالمیر



شکل ۱-۲۷- تصویر مقطع صیقلی از نمونه M21

در مجموع با بررسی‌های مختلف صورت گرفته روی لایه آهکی و بررسی تغییرات آن از قسمت شرق بامسر تا غرب مالمیر نشان می‌دهد که فرآیند متامورفیسم و ایجاد اسکارن در قسمت شمال روستای بامسر یشترین شدت را داشته و کانی‌سازی اسکارنی در این نقطه مشهود است. ولی بررسی‌های بعمل آمده در دیگر بخش‌ها نشان می‌دهد که در روند شمال‌غربی لایه آهکی از روستای بامسر تا مالمیر کم کم حالت مرمری پیدا کرده است و به علت شدت کمتر فرآیند متامورفیسم و اسکارن در این روند کانی‌سازی قابل ملاحظه‌ای در قسمت‌های شمال‌غرب مشاهده نمی‌شود.

۳-۸-۲- بوردسی کانه زایی در منطقه جنوب‌غرب روشت

سنگ‌شناسی منطقه روشت شامل توده‌های گرانوڈیوریتی می‌باشد که از سمت جنوب‌غرب در کنتاکت با شیسته‌های آهکی قرار دارد، این توده‌ها آلتراسیون نسبتاً پیشرفته‌ای را تحمل کرده‌اند و علاوه بر آن نیروهای تکتونیکی باعث خرد شدن و ایجاد فراکچرهایی در داخل آنها شده است. رگه‌های کوارتز به ضخامت چند سانتی‌متر تا ۲ متر و دایک‌های آپلیتی متعدد، در داخل توده‌ی گرانوڈیوریتی نفوذ کرده است.

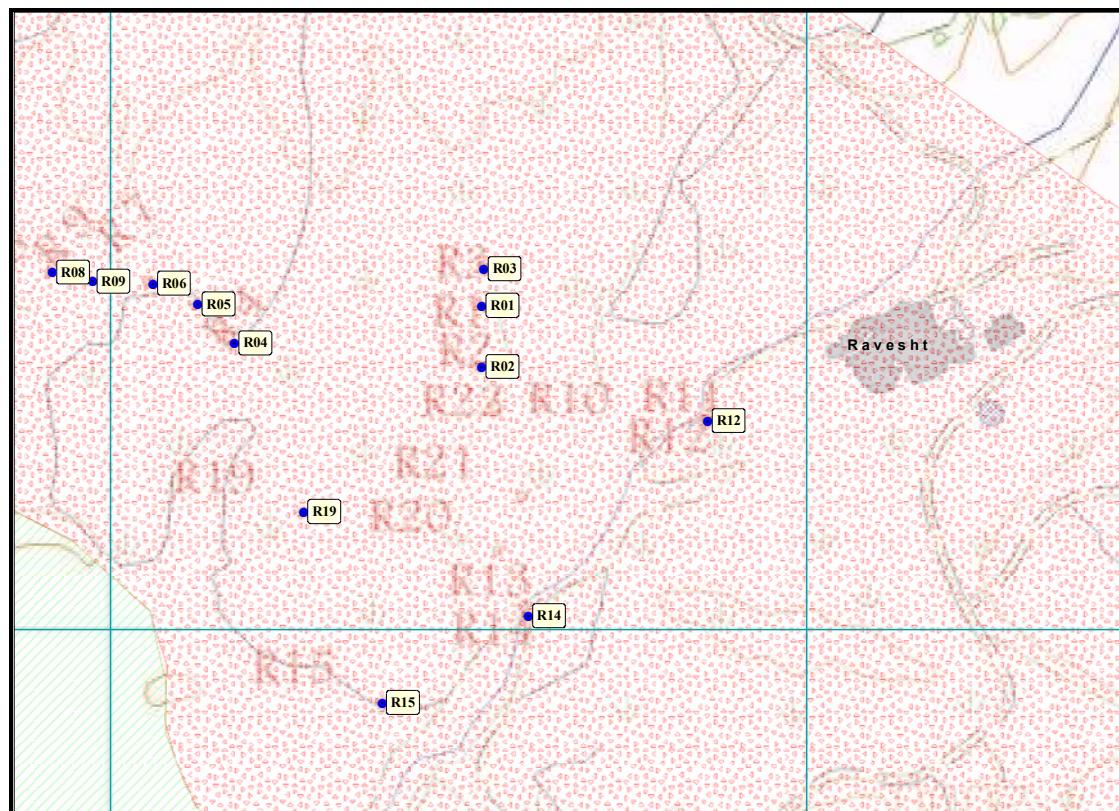


رگه های کوارتر نسبتاً خالص با آغشتگی اکسید آهن به ضخامت ۱-۲ متر و طول ۴۰-۷۰ متر در داخل توده گرانودیوریتی نفوذ کرده است. جستجوهای شباهنجه به کمک لامپ UV هیچ شواهدی از کانی سازی در این رگه ها و در کنتاکت آنها با سنگ میزبان (توده گرانودیوریتی) نشان نمی دهد. مقدار عیار عنصر طلا، قلع و تنگستن برای نمونه های برداشت شده از این رگه ها (نمونه های R1, R2) هم شواهدی از حضور عناصر کانی ساز با عیار بالا نشان نمی دهد (جدول ۳-۲۲).

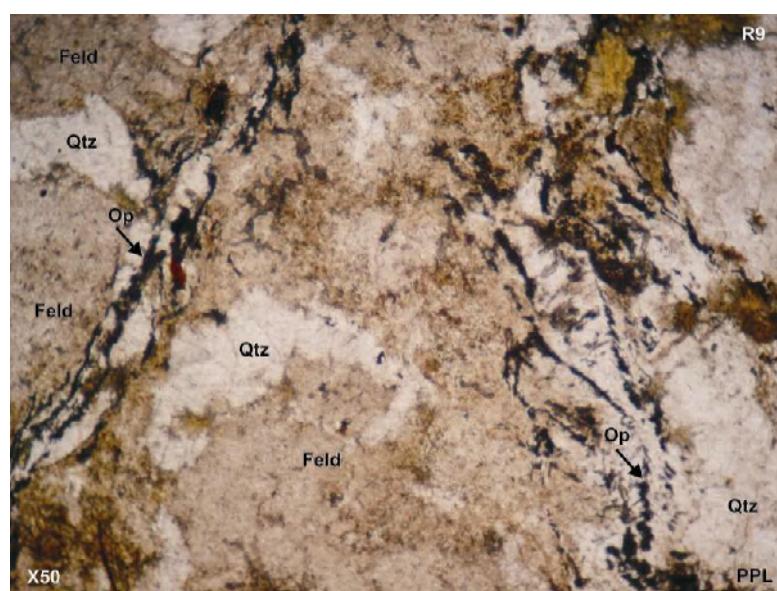
علاوه بر رگه های کوارتر دایک های پگماتیتی (آپلیتی) در منطقه رخنمون دارد که در کنتاکت این دایک ها با توده گرانودیوریتی روشت کانی شلیت توسط لامپ UV به فراوانی دیده می شود. مطالعات مقطع نازک این سنگ ها نشان می دهد که فلذسپات های متزن سنگ آلتراسیون سریستی و کائولینی پیدا کرده اند و بخش عمده سنگ شامل میکرو فرآکچرهای فراوان است که در داخل آنها کانی های اوپاک دیده می شود. در مطالعات مقطع صیقلی این نمونه ها کانی های پیریت، کالکو پیریت، پیرو تیت مشاهده می شود.

جدول ۱-۲۲- عیار عناصر مختلف در نمونه های جنوب غرب روشت

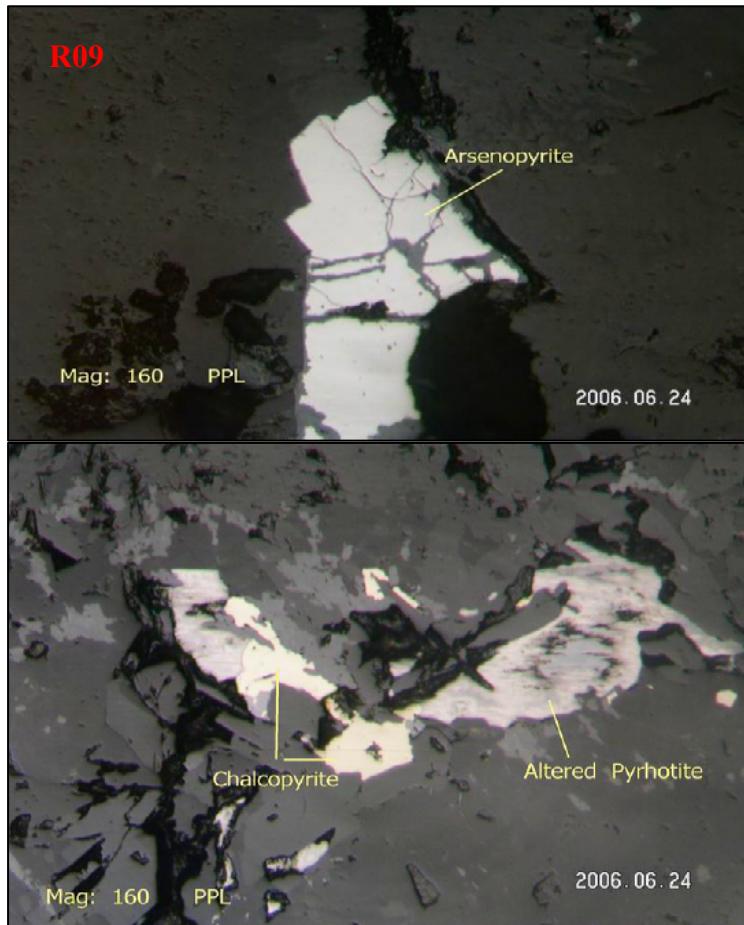
	Au	Cu	Mo	Zn	Sn	W
R01	8.00	550.00	2.70	34.50	91.50	18.90
R02	0.75	12.90	1.10	4.00	3.00	0.70
R03	0.75	10.70	0.20	2.30	3.70	1.70
R04	95.00	3030.00	14.60	75.70	257.00	644.00
R05	217.00	6120.00	5.20	119.00	163.00	90.60
R06	1.00	861.00	0.70	136.00	34.60	723.00
R08	2.00	15.80	2.30	6.90	8.20	6.40
R09	277.00	584.00	1.50	138.00	165.00	350.00
R12	2.00	73.80	0.40	34.60	72.60	13.70
R14	0.75	6.00	2.10	16.30	2.60	3.9
R15	3.00	180	3.20	90.30	117.00	349.00
R19	38.00	2520.00	3.00	45.80	390.00	405.00



شکل ۱-۲۸- نقشه محل نمونه برداری جنوب غرب روشت



شکل ۱-۲۹- تصویر میکروسکوپی مقطع نازک نمونه R09 منطقه جنوب غرب روشت

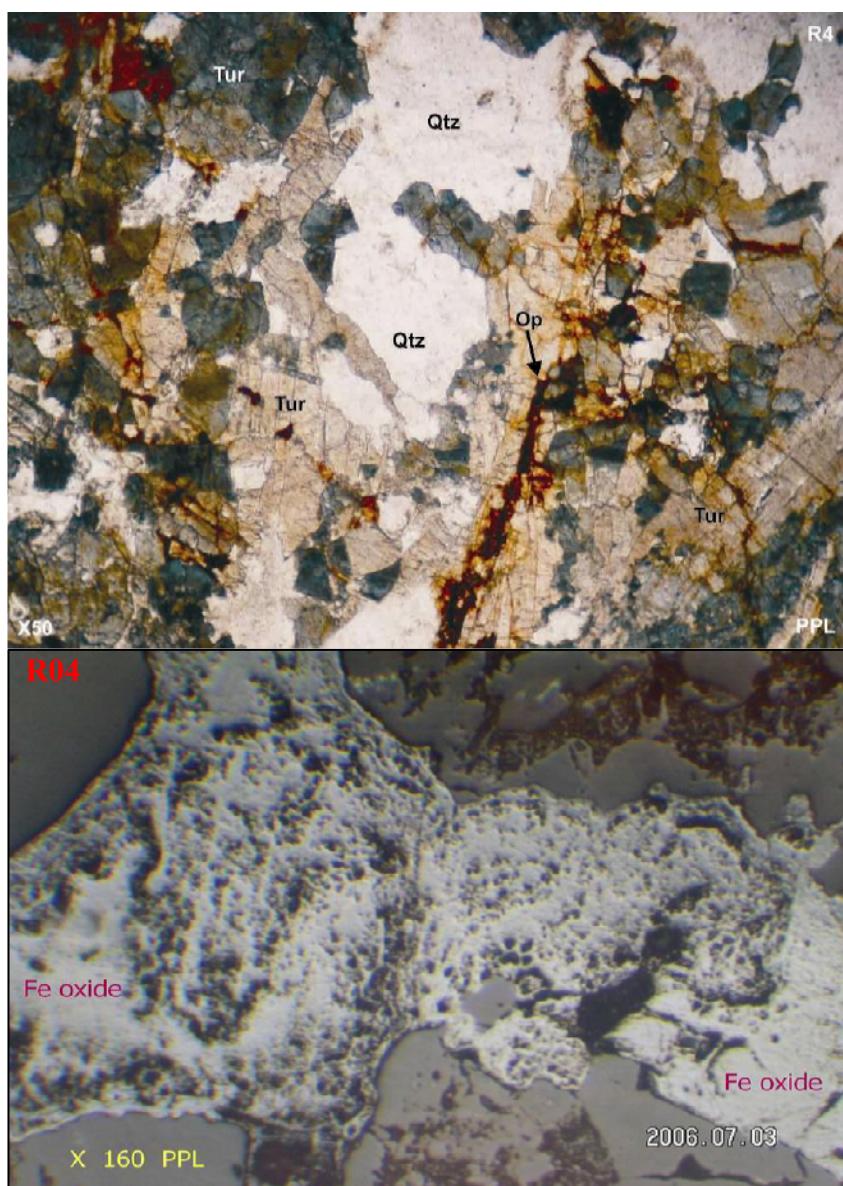


شکل ۱-۳۰- تصویر مکروسکوپی مقطع صیقلی نمونه R09 منطقه جنوب غرب روشت

رگه‌های کوارتز، تورمالینی که درون توده گرانودیوریتی نفوذ کرده‌اند در بخش‌های مختلفی رخنمون دارند. که نشانه‌هایی از معدنکاری‌های قدیمی روی آنها دیده می‌شود. یک ترانشه قدیمی که به گفته محلی‌ها توسط تهرانچی در سال ۱۳۳۰ حفر شده است در منطقه مشاهده می‌شود که نمونه R04 از این ترانشه برداشت شده است. که عیار طلای آن ۹۵ ppb و عیار تنگستن آن ۶۴۴ ppm می‌باشد. در داخل این ترانشه اکسیدهای مس و آهن به وفور مشاهده می‌شود که در برابر لامپ U.V. نیز ذرات شلیت به فراوانی دیده می‌شود همچنین کانی سازی مس به صورت مالاکیت در سطح زمین قابل مشاهده است. مطالعات مقطع نازک روی این نمونه نشان می‌دهد که بلورهای تورمالین موجود در متن سنگ کاملاً خرد شده‌اند



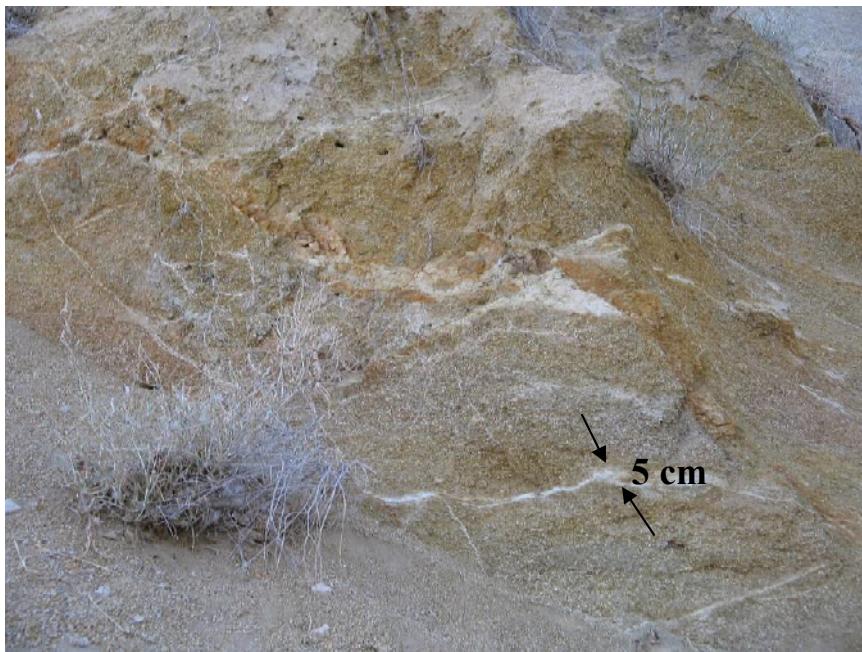
(احتمالاً طی فرایندهای تکتونیکی) و آغشته‌گاهی اکسید آهن در نمونه دیده می‌شود و کانی‌های اوپاک درون شکاف‌های مختلف دورن این رگه‌ها تشکیل شده است مطالعات مقاطع صیقلی انجام شده روی نمونه نشان می‌دهد که کانی‌هایی مانند کالکوپیریت، پیریت و کانی‌های سولفوری دیگر در آنها دیده می‌شود که در برخی قسمت‌ها به هیدروکسیدهای آهن تبدیل شده است.



شکل ۱-۳۱- تصویر مقطع صیقلی و نازک نمونه R04



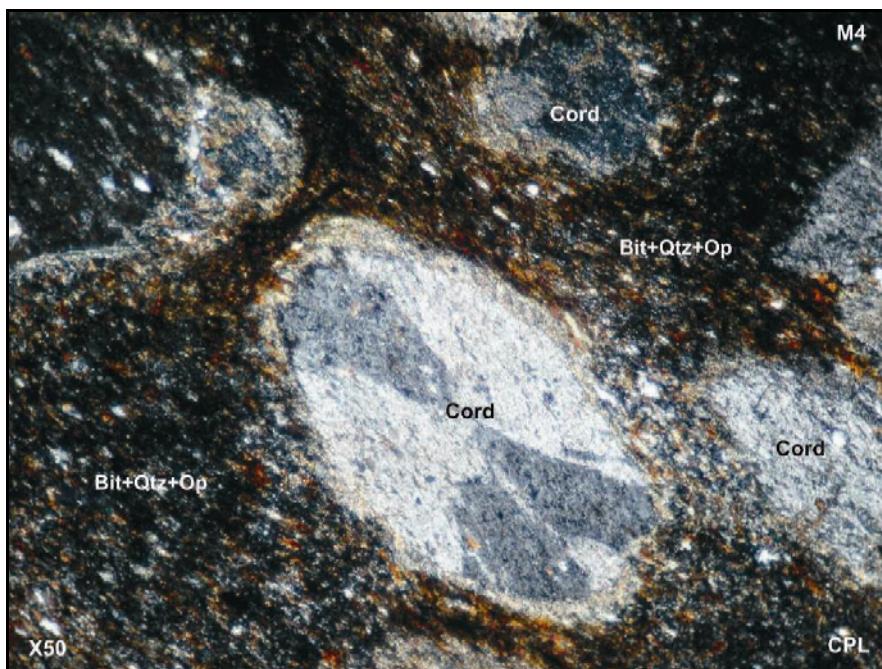
در برخی مناطق رگچه‌های چند میلیمتری تا چند سانتی‌متر از جنس کوارتز دیده می‌شود که در داخل توده گرانوودیوریتی نفوذ کرده‌اند. چگالی این رگچه‌ها در نزدیکی دایک‌های پگماتیتی و رگه‌های کوارتز تورمالین زیاد است و به نظر می‌رسد که منشاء این رگچه‌ها از این رگه‌ها و دایک‌ها باشد. بررسی‌های انجام شده توسط لامپ U.V روی این رگچه‌ها نشان می‌دهد که کانی‌سازی به صورت کانی شلیت در آنها به وفور دیده می‌شود. در مجموع با توجیه بررسی‌های مختلف انجام شده روی توده گرانوودیوریتی روشت به نظر می‌رسد که رگه‌های کوارتز تورمالین و دایک‌های پگماتیتی قدرت کانی‌سازی بالایی داشته و عامل اصلی کانی‌سازی در منطقه باشند.



شکل ۱-۳۲- تصویر رگچه‌های کوارتز داخل توده گرانوودیوریتی روشت که حاوی کانی شلیت می‌باشد.

۳-۸-۳- بررسی کانه‌زایی در سنگ‌های دگرگونی منطقه

سنگ‌های دگرگونی ناشی از نفوذ توده‌های گرانیتی و گرانودیوریت در منطقه شامل هورنفلس و شیسته‌های لکه‌ای می‌شود. آندالوزیت شیست فراوان‌ترین نوع شیست است که در منطقه مشاهده می‌شود که نشان‌دهنده دگرگونی دمای بالا در منطقه می‌باشد. در بخش‌هایی که به توده نفوذی نزدیک‌تر است و درجه دگرگونی بالا می‌باشد سنگ سخت و متراکم هورنفلس تشکیل شده است که بلورهای کوردیریت در داخل آن مشاهده می‌شود (قطع نازک M04). در داخل شیسته‌های آهکی رگچه‌های کوارتز به ضخامت چند سانتیمتر وجود دارد که کنترل‌های صحرایی نیز شواهدی از کانی‌سازی شلیت را نشان نمی‌دهد. در جدول ۲۳-۱ اطلاعات آماری مربوط به این نمونه‌ها مشاهده می‌شود. در شکل ۳۴-۱ محل نمونه برداری از سنگ‌های دگرگونی آمده است. همانطور که دیده می‌شود حداکثر مقدار عنصر Sn, W در این ناحیه فاصله زیادی تا کانی‌سازی اقتصادی دارد.



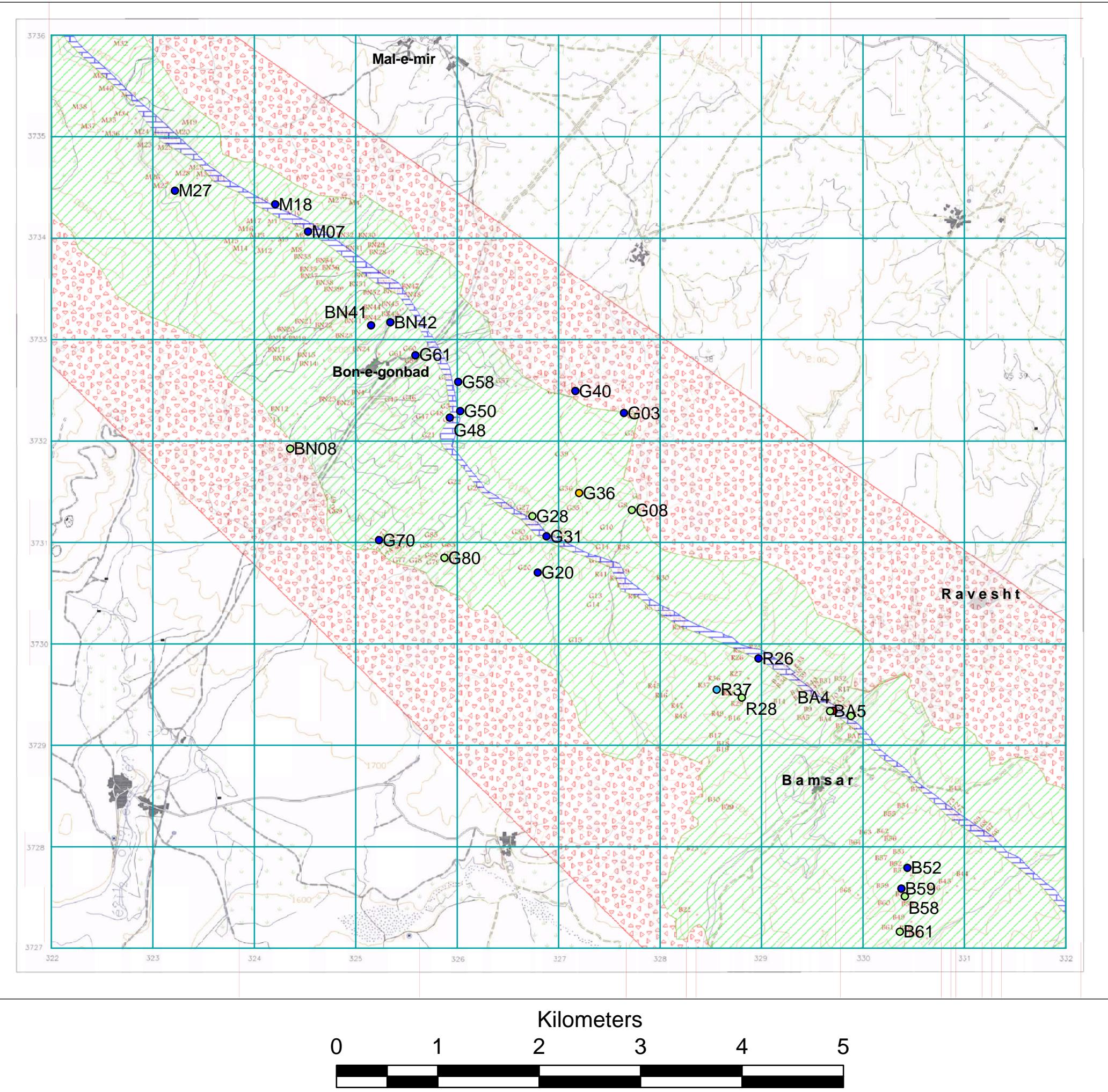
شکل ۱-۳۳- تصویر مقطع نازک نمونه M04



جدول ۱-۲۳- نتایج آنالیز نمونه های برداشت شده از شیست ها

NO	AU	PB	TI	FE	AS	CU	MO	ZN	SN	W
B08	2.00	22.50	3420	43600	29.10	19.30	1.70	83.50	2.20	2.20
B52	2.00	19.70	156	6620	0.90	4.90	0.20	2.90	0.50	0.20
B58	2.00	33.00	8250	86200	38.90	4.30	0.30	166.00	2.10	4.60
B61	0.75	25.90	1100	11300	4.80	12.00	1.20	28.20	3.60	3.10
BA4	0.75	20.20	2900	26900	23.00	9.00	0.30	69.20	3.20	10.30
BA5	4.00	18.30	3700	48800	16.70	10.40	0.30	133.00	2.70	2.40
BN08	0.75	23.60	5790	53600	13.50	42.20	1.10	132.00	3.60	3.30
BN41	6.00	6.60	10	5590	1.50	14.40	0.50	7.30	0.20	0.10
BN42	0.75	2.70	192	5070	3.60	7.60	2.80	7.10	0.30	0.30
G08	0.75	24.40	972	14700	6.00	25.40	2.50	44.60	1.50	3.40
G28	0.75	14.20	954	11200	7.90	10.20	0.90	34.90	0.40	2.40
G36	1.00	35.90	2290	30400	7.70	31.80	2.00	99.40	2.50	5.50
G50	0.75	32.00	267	7700	3.10	16.20	0.30	13.70	0.80	0.80
G80	1.00	20.00	4140	46000	113.00	74.80	1.60	83.10	4.10	3.20
M18	2.00	19.20	449	12900	5.00	11.60	0.50	25.70	0.40	1.00
R28	0.75	8.20	1690	8400	3.00	5.10	0.70	14.10	1.30	3.10
R37	0.75	39.20	4970	53200	46.80	5.10	0.30	136.00	2.30	1.90

Bamsar Area



Legend

Sample

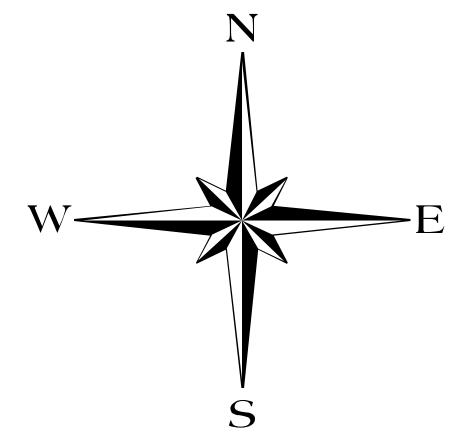
W (ppm)

- 0-1
- 1-2
- 2-5
- 5-7
- 7-10.3

Rock_Type

type

- Granite
- limestone
- schist



Sn , W Exploration Project

Schist Sample

Bamsar Area

Kan Azin

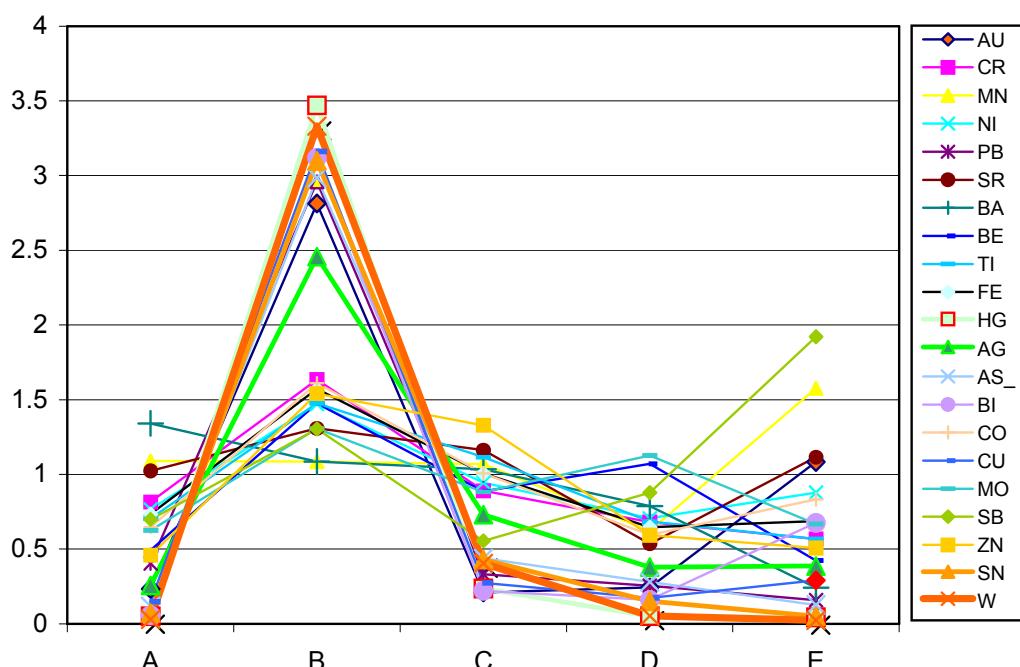
Cons.Engs.Co

Scale : 1:40,000 | Coordinate system : UTM

۴-۸-۳- بررسی ضریب غنی شدگی عناصر در نواحی مختلف باند آهکی

با توجه به این که خواص سنگ شناسی لایه آهکی از جنوب شرق به سمت شمال غرب متغیر است می توان این منطقه را به چند ناحیه مختلف تقسیم کرد با توجه به مشاهدات صحرایی منطقه اکتشافی به ۵ قسمت تقسیم شده است (شکل ۱-۳۵). با توجه به مقادیر اندازه گیری شده عناصر مختلف در نواحی مختلف مشاهده می شود که عیار عناصر در زون B از دیگر نواحی بالاتر است.

با رسم نمودار ضریب غنی شدگی عناصر مختلف در این ناحیه مشاهده می شود که این ضریب غنی شدگی در این ناحیه به چند برابر آن در دیگر نواحی مشابه می رسد. البته عناصری مانند Cr, Ni-Co-Fe-Zn-Ti-Be در تمامی این نواحی توزیع تقریباً یکسانی دارند. ولی عناصری مانند Sn-W-Cu-Ag-Hg-Pb, Au که در بررسی های آماری ضریب همبستگی بالایی با یکدیگر نشان می دادند در ناحیه (B) غنی تر هستند همچنین تغییرات ضریب غنی شدگی این عناصر در نواحی مختلف مشابه است.



شکل ۱-۳۵- تغییرات ضریب غنی شدگی عناصر مختلف در نواحی مختلف باند آهکی

فصل چهارم : نتیجه‌گیری و پیشنهادات

❖ نتیجه گیری

❖ پیشنهادات اکتشافی



فصل چهارم: نتیجه‌گیری و پیشنهادات

۴-۱- نتیجه‌گیری

مطالعات انجام شده در محدوده‌ی بامسر (مطابق شرح خدمات اکتشافی) و روش‌ت (خارج از محدوده) شامل:

- بررسی لیتوژوژی‌های مختلف از نظر کانه‌زایی و نمونه‌برداری از آنها
- کنترل نقاط نمونه‌برداری توسط لامپ U.V (پیمایش های شبانه) جهت بررسی امکان کانه‌زایی شلیت و دقت بیشتر در نمونه‌برداری.
- تهیه . مطالعه مقاطع نازک، صیقلی و کانی شناسی (XRD) نمونه‌های برداشت شده.
- آماده سازی و آنالیز شیمیایی نمونه‌ها.

بطوریکه در گزارش پیشرفت کار (تصویر حضوری) توضیح داده شد، کانه زایی تنگستن (قلع و طلا) در دو منطقه، با تیپ‌های متفاوت، قابل توجه است و ارزش مطالعات بیشتر را دارد:

۱- کانی زایی از نوع شبه اسکارنی و چینه کران که در درون آهک کریستالین به ضخامت متوسط ۲ متر و طول ۱۴ کیلومتر، از بامسر در جهت شمال غرب تا روستاهای مالمیر و گوشه محسن بن علی ادامه دارد، البته واحد درونگیر کانه زایی، از نظر ضخامت، گسترش، تغییرات ترکیبی جانبی و درجه دگرگونی، در طول گسترش، تغییرات و تفاوت‌هایی دارد.

از سمت شرق بامسر که به نظر کانه‌زایی قابل توجهی ندارد، هر چه به سمت بامسر نزدیک می‌شویم لایه کربناتی مذبور به شبه اسکارن تبدیل شده و شدت کانه‌زایی در آن افزایش می‌یابد، به طوری که در قسمت شمال روستای بامسر یعنی محلی که تونل بامسر در لایه کربناتی مذکور حفر شده است شدت اسکارنی شدن و متعاقب آن شدت کانه‌زایی افزایش می‌یابد این روند در نمونه‌های آنالیز شده قابل مشاهده است، به صورتی که حداقل عیار تنگستن به میزان 1210 ppm در نمونه‌ای که از پشت باغ اربابی گرفته شده است مشاهده می‌شود. با فاصله گرفتن از این نقطه در جهت شمال غرب و به سمت روستاهای گل زرد، بن گند و مالمیر از شدت کانه‌زایی کم می‌شود. این پدیده در عیار نمونه‌های برداشت شده از افق مذکور به وضوح قابل مشاهده است.



فصل چهارم: نتیجه‌گیری و پیشنهادات

۲- کانه‌زایی در گراینیت‌های منطقه جنوب غرب روشت: توده‌های گرانوودیوریتی منطقه روشت در درون خود توده، دایک‌ها و رگه‌هایی از شیره‌های اسیدی مربوط به فاز‌های پسین پلوتونیسم منطقه، توده‌های نفوذی ثانویه عمده شامل پگماتیت، آپلت و رگه‌های کوارتز تورمالین را در بر دارد. کترل‌های صحرایی به وسیله لامپ U.V. نشان می‌دهد که رگه‌های کوارتز-تورمالین-فلدسبات و کنتاكت آنها با سنگ درونگیر (گرانوودیوریت) حاوی کانی‌شلیت می‌باشد نمونه‌های برداشت شده از این توده‌ها، دایک‌ها و رگه‌ها هم این مطلب را تأیید می‌کند به صورتی که میانگین عیار تنگستن در این نمونه‌ها ppm 156 قلع ppm 60 و میانگین عیار مس ppm 779 میانگین و عیار طلا ppb 43 می‌باشد البته این در حالی است که در این منطقه حداً کثر عیار برای طلا ppb 227 ، مس ppm 6120 ، قلع ppm 257 و تنگستن ppm 273 مشاهده شده است.



۴-۲-پیشنهادات

ماحصل پیمایش‌ها، بررسی‌ها و آنالیز‌های انجام شده در منطقه مشاور را به ارائه ۲ پیشنهاد زیر جهت ادامه کار ترغیب کرده است.

۱- نتایج بدست آمده در باند آهکی (زون اسکارنی) نشان می‌دهد که تنها بخش شمال بامسر عیار قابل توجهی بدست آمده البته این عیار با عیار اقتصادی قلع و تنگستان اسکارنی فاصله دارد لذا پیشنهاد پایان عملیات اکتشافی در سایر بخش و نیز نمونه‌برداری متراکم‌تر و منظم‌تر در بخش شمال بامسر جهت نتیجه‌گیری نهایی توسط مشاور ارائه می‌گردد.

۲- نتایج بدست آمده از منطقه روشت؛ با توجه به شرح خدمات ارائه شده منطقه روشت جزء محدوده مورد مطالعه نبوده است ولی به دلیل شواهد زمین‌شناسی و کانی‌سازی، کارشناسان این شرکت تعداد محدودی نمونه از این منطقه برداشت کرده‌اند که ماحصل نتایج بدست آمده از این بخش، مشاور را به ارائه پیشنهاد کار دقیق‌تر و گسترده‌تر در منطقه و نمونه‌برداری متراکم‌تر در محدوده ترغیب کرده است. امید است با تحقق این پیشنهاد نتیجه نهایی نیز در مورد منطقه روشت ارائه گردد.