

اكتشافات ژئو شیمیایی منطقه محلات (برگه ۵۰، ۱)

و بررسی زمین شناسی اقتصادی آنومالی های

شاخص حاصل از این اكتشافات

* دکتر ایرج رسae

** احمد کاظمی مهر نیا

چکیده

تشخیص داده شد. در دومین منطقه جودان نام دارد، یکسری رگه های نازک آهندار و مقادیر غیرعادی برخی عناصر در سنگ بستر عامل ایجاد آنومالی های معرفی گردید.

و در نهایت پیشنهاداتی برای بررسی زمین شناسی اقتصادی چند منطقه که عنوان آنومالی ژئوشیمیایی تشخیص داده شده و بررسی لایه های آهندار در منطقه سیاه دره و سفید دره صورت گرفت.

۱- زمین شناسی منطقه

پایه و اساس عملیات اکتشافی تهیه نقشه های زمین شناسی با مقیاس های مختلف می باشد. ما در کار حاضر پس از اکتشافات ژئوشیمیایی، دو منطقه سیاه دره، سفید دره و جودان را به عنوان مناطق با آنومالی شاخص برگزیدیم و نقشه زمین شناسی با مقیاس ۱:۲۰۰۰۰ ایجاد نمودیم. با مطالعه نقشه زمین شناسی محلات سازندهای زیر قابل مشاهده می باشد.

نمونه برداری ابراهه ای برای کل برگه انجام شد سپس با استفاده از تکنیکهای آماری تک متغیره و چند متغیره پراکندگی و پارامترهای مختلف آماری مورد مطالعه قرار گرفت. با استفاده از این پارامترها، حد زمینه محلی و آنومالی های مختلف برای هر یک از عناصر، و فاکتورهای بدست آمده از آنالیز فاکتوری محاسبه گردیده و نقشه آنومالی های ترسیم شد.

با استفاده از نقشه های آنومالی های ژئوشیمیایی چند منطقه به عنوان اولویت اکتشافی معرفی گردید. و از این مناطق، دو منطقه به عنوان آنومالی شاخص انتخاب گردید و نقشه زمین شناسی آن تهیه گردید. در اولین منطقه که سیاه دره و سفید دره نام دارد، یکسری لایه های آهندار به عنوان عامل ایجاد آنومالی شناخته شده و بررسی های صحرایی و آزمایشگاهی منشاء آهن را فعالیتهای آتشفسانی زیر دریایی معرفی نمود و نوع کانسارها از نوع رسوبی- آتشفسانی

برگه ۱:۵۰،۰۰۰ مطالعات که منطقه مورد مطالعه در این پژوهش می باشد دارای طول های جغرافیایی ۱۵°-۵۰°-۳۰°-۳۳°-۴۵° و عرضهای جغرافیایی ۲۴۰۰-۳۳۰۰ می باشد. این برگه در چهارگوش ۱:۲۵۰/۰۰۰ گلپایگان واقع است. و از نظر تقسیمات زمین شناسی بخشی از زون سندج - سیرجان می باشد.

در این منطقه سازندهای مختلف زمین شناسی مربوط به اینفراکامبرین، کامبرین شامل سازندهای سلطانیه، لالون و زاگون، میلا و دولومیت و آهکهای پرمن، آهکهای تریاس، رسوبات شیلی و ماسه سنگی ژوراسیک، آهک و مارنهای کرتاسه و رسوبات کنگلوماری و ماسه سنگی ترسیر و آبرفتها کواترنر رخمنون دارند. از این میان تشکیلات مربوط به زمانهای پرمن، ژوراسیک و کرتاسه گسترش بیشتری دارند.

در مبحث مطالعات ژئوشیمیایی از روش های ثانویه استفاده شد و

* عضو هیئت علمی دانشکده علوم زمین - دانشگاه شهید بهشتی

** فارغ التحصیل کارشناسی ارشد - زمین شناسی اقتصادی - دانشکده علوم زمین - دانشگاه شهید بهشتی

۱-۱-۲- چینه شناسی منطقه

در منطقه محلات سازندهای اینفراکامبرین و کامبرین تا ترسیر و آبرفت‌های کواترنر رخمنون دارند که در زیر به شرح آنها می‌پردازیم.

۱-۱-۱- اینفراکامبرین و کامبرین

سازندهای زیر، علی رغم کمبود شواهد فسیلی به زمان اینفراکامبرین و کامبرین نسبت داده می‌شوند. این سازندها از نظر رخساره‌ای شباهت نزدیکی با سازندهای توصیف شده در شمال کشور دارند.

۱-۱-۱-۱- سازندهای سلطانیه (۵)

متشكل از دولومیتهای نازک لایه می‌باشد که بیش از ۱۰۰۰ متر ضخامت دارد. دارای رنگ زرد روشن تا خاکستری، سبز، خاکستری یا خاکستری تیره هستند و دارای قلوه‌های چرتی می‌باشند.

۱-۱-۱-۲- سازندهای زاگون - لالون (۶)

بر روی دولومیتهای سلطانیه یکسری شیل‌های قرمز تا سبز و کمی ماسه ای قرار می‌گیرند که مربوط به سازندهای زاگون - لالون می‌باشد و ضخامت این مجموعه ۱۰۰ تا ۲۰۰ متر است. به طرف بالا روی شیل‌ها، ماسه سنگ‌های کوارتزیتی روشن رنگ با ضخامت ۵۰ متر قرار می‌گیرد.

۱-۱-۱-۳- سازندهای میلا (۷)

این سازنده متشكل از چند صد متر دولومیت توده ای و سیاه است و بر روی سازنده زاگون - لالون قرار می‌گیرد.

۱-۱-۲- پرمین :

از کامبرین تا پرمین نبود چینه شناسی وجود دارد. رسوبات پرمین بر روی سازنده میلا قرار می‌گیرد و عمدهاً لیتو لوئی دولومیتی دارد. ما این رسوبات را به ۵ بخش تقسیم نمودیم و کل ضخامت واحد پرمین را ۱۴۳۵ متر اندازه گیری نمودیم. داخل بخش‌های پایینی این رسوبات، رسوبات آهندار مشاهده گردید که به صورت هم شیب با لایه‌های دولومیتی، ضخامت‌های متغیر از حدود چند متر تا حدود ۱۰۰ متر را شامل می‌شود.

۱-۱-۳- تریاس بالایی

آهکهای خاکستری تیره تا خاکستری مایل به آبی نازک لایه مربوط به تریاس بالایی با یک ناپیوستگی برروی رسوبات زمان پرمین قرار گرفته است. کنتاكت سری‌های تریاس با نهشته‌های پرکامبرین پسین و کامبرین زیرین غالباً گسله است. ما در طی این مطالعات این واحد را به سه بخش تقسیم نمودیم و در منطقه سیاه دره کل ضخامت آنرا ۱۸۳ متر بدست آوردیم. فسیل‌های مختلف مربوط به تریاس بالا نیز در آن مشاهده می‌شود.

۱-۱-۴- ژواراسیک

رسوبات این زمان گسترش نسبتاً زیادی دارد و ضخامت زیادی را شامل می‌شوند. این واحد را به دو بخش تقسیم نمودیم و مجموع ضخامت آنها در منطقه سیاه دره ۵۸۷ متر می‌باشد. رسوبات مورد نظر اغلب شیل، شیل‌های ماسه ای و

ماسه سنگ می‌باشند و سن لیاس تا دو گر بالائی دارند.

۱-۱-۵- کرتاسه

نهشته‌های کرتاسه در این منطقه شامل رخساره‌های مختلفی است. در قاعده کرتاسه میانی یک افق (۵/۰ تا ۶/۰ متر) ماسه سنگی (Km6) مشاهده می‌شود که مربوط به فاز فرسایشی قبل از کرتاسه میانی است. این افق به طور محلی با کنگلوروما بین لایه‌ای است. بعد از این واحد آهک اوریستولین دار (Km1) مشاهده می‌شود. این واحد دارای رنگ خاکستری تیره تا خاکستری متمایل به سبز است. در منطقه جودان این رسوبات را به ۴ بخش با ضخامت کل ۵۷۳ متر تقسیم نمودیم. واحد مارن و شیلی Kms بدون وقفه در رسوبگذاری بر روی آهک اوریستولین دار قرار می‌گیرد. ضخامت این واحد در منطقه جودان که از سه بخش تشکیل شده ۸۴۰/۵ متر می‌باشد. واحد شیل‌های آهک (ku) بر روی واحد مارن و شیلی قرار می‌گیرد.

۱-۱-۶- اثوسن

تنها واحد مربوط به زمان ترسیر در منطقه ماسه سنگ و کنگلورمای اثوسن می‌باشد. این رسوبات به صورت ناهم شیب بر روی رخمنون‌های قدیمیتری قرار می‌گیرند و در منطقه جودان مجموعاً بیش از ۱۰۰ متر ضخامت دارند.

۱-۱-۷- کواترنری

شامل نهشته‌های آبرفتی و پادگانه‌های قدیمی است و در نقشه با علامت Q نمایش داده شده است.

۱-۲- تکتونیک و زمین ساخت منطقه

محدوده مورد مطالعه بخشی از زون سندج - سیرجان می باشد. در این منطقه چندین فاز اصلی کوهزایی تشخیص داده می شود. قدیمی ترین آنها احتمالاً در پرکامبرین رخ داده و ساعت تشکیل مجموعه اطراف موته گردیده است. ساخت های مربوط به آن امتداد W-E دارند.

دومین فاز می تواند مربوط به هرسینین یا هرسینین پسین باشد و چین خوردگی های با روند SW-NE را ساعت گردیده است. و در سازندهای پرکامبرین بالایی و کامبرین مشاهده می شود. در ساختارهای کوهزایی قبل از پرمن و بعد از پرمن نیز فازی مشاهده می گردد که ساعت گردیده دولومیتها و آهکهای دولومیتی پرمن روی ساختارهای قبلی با امتداد SW-NE با یک دگرشیبی زاویه دار قرار گیرند.

نهشته های ترباس و ژوراسیک در

پیوند با رویداد کوهزایی کیمرین پسین بالا آمده و پس از وقfe ای در رسوبگذاری کرتاسه در آپسین - آپتن حوضه پیشوی کرده و با یک ناپیوستگی زاویه دار و حضور افق ماسه سنگی - کنگلومرا بر قاعده سکانس کرتاسه میانی مشخص می شود. رویداد کوهزایی لازمید می تواند بصورت چین خوردگی و گسل خوردگی در نهشته های کرتاسه پسین عمل کرده باشد. آخرین رویداد چشمگیر در منطقه نهشته های اتوس را درگیر کرده و نشانه رویداد پیرین است و با گسترش کنگلومرا و ناپیوستگی زاویه دار مشخص می باشد.

۲- اکتشافات ژئوشیمیایی

۲-۱- مقدمه

در اکتشافات ژئوشیمیایی مهمنترین مسئله تعیین الگوی ژئوشیمیایی غیر عادی یا آنومالیهای ژئوشیمیایی مرتبط با کانی سازی است. در ژئوشیمی موقعیت ماده معدنی مستقیماً ریابی نمی شود. بلکه علاوه و نشانه هایی از تمرکزات ماده معدنی مورد مطالعه قرار می گیرد. این علائم حاصل تفاوت مقادیری از عنصر مورد نظر در سنگ زمینه توده و خود توده معدنی می باشد.

نمونه برداری و بررسی ها در هاله های ژئوشیمیایی ثانویه یکی از مهمترین روش های اکتشافی است. و در کار حاضر از این روش استفاده گردید و برای برگه ۱:۵۰/۰۰۰ محلات ۳۷۵ نمونه ژئوشیمیایی اولیه و ۱۹ نمونه تکراری از رسوبات ابراهه ای برداشت و آنالیز گردید.

۲-۲- پردازش داده ها

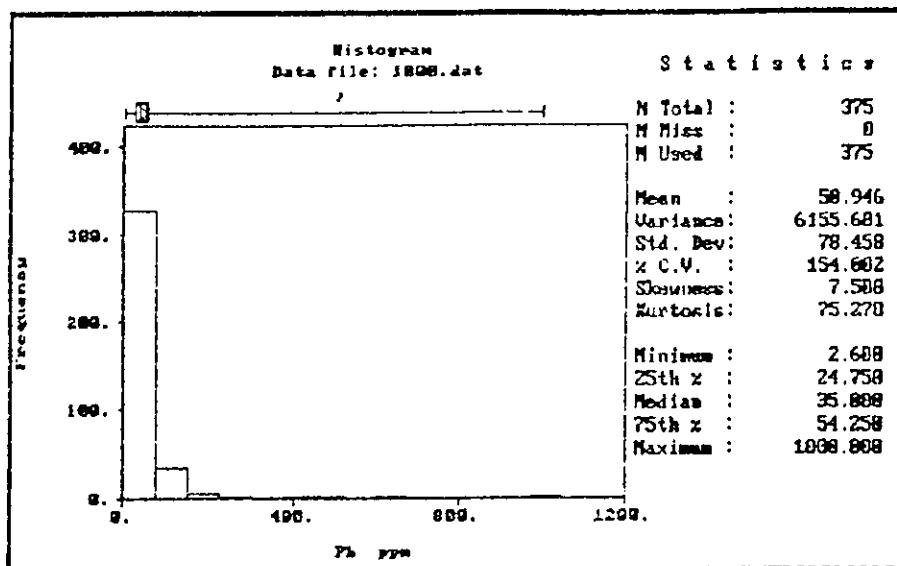
نمونه ها برای ۲۰ عنصر آنالیز گردیدند که از این میان ۶ عنصر بدليل اینکه بیش از ۸۰٪ داده ها سنسورد بودند و یک عنصر بدليل نبود تغییرات محسوس در مقادیر از جریان پردازش حذف گردیدند. مانعی داده ها نیز کم و بیش دارای مقادیر سنسورد بودند که از روش بیشترین در سنتمائی کوهن (۱۹۶۱) برای بدست آوردن مقادیر جانشین استفاده گردید. شکل ۱ برای مثال منحنی هیستو گرام داده های خام اولیه pb را نمایش می دهد. همانطور که مشاهده می شود این منحنی کاملاً لاگ نرمال می باشد.

۳-۲- جدایش جوامع همگن

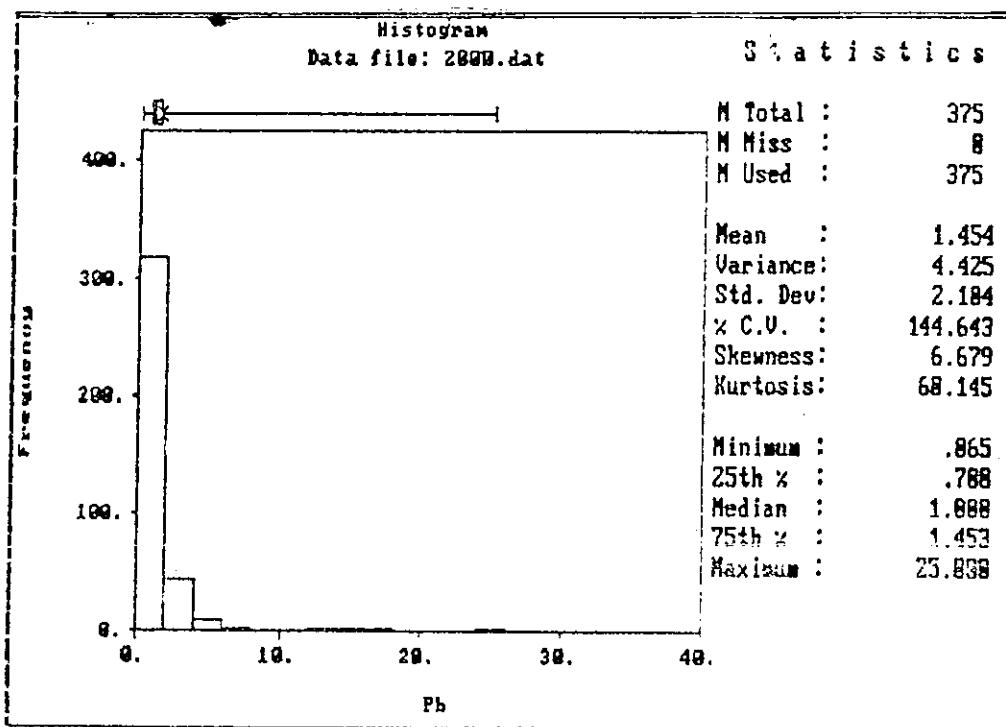
عوامل مختلفی بر روی یک رسوب ابراهه ای مؤثر است که یکی از مهمترین این عوامل تغییرات لیتو لوژیکی در ناحیه منشاء می باشد. در این مرحله ما نمونه ها را بر اساس اینکه ابراهه آن از چه نوع سنگهایی عبور نموده است، جدا نمودیم. برای اینکار نمونه های مربوط به سنگهای رسوبی، شیمیایی تخریبی و آبرفتها و نمونه هایی که ابراهه بالا دست آنها از چند نوع سنگ عبور نموده را با استفاده از نقشه زمین شناسی جدا کرده و بر میانه تقسیم نمودیم و در نهایت داده های همگن بدست آمده را روی هم ریخته و یک جامعه همگن بدست آورديم. شکل ۲ منحنی هیستوگرام عنصر سرب را پس از اعمال تبدیلات ذکر شده و همگن کردن آن نشان می دهد. با مقایسه این شکل با شکل ۱ مشاهده می شود که مقدار چولگی و کشیدگی کاهش یافته و اثر لیتو لوژی سنگ بستر تا حد زیادی حذف گردیده است.

۴-۲- نormal کردن جامعه همگن

یکی از روش های بدست آوردن آنومالیهای روش حد استانه ای به اضافه ضرایبی از انحراف معیار است و شرط استفاده از این روش اینست که تابع بایستی نرمال باشد. برای نرمال سازی روش های مختلف وجود دارد که یکی از این روشها، روش تبدیل نمایی تعمیم یافته (Generalized Power Transfar) می باشد. این روش، بر اساس بهینه سازی غیر خطی چولگی و کشیدگی (Kurtosis) عمل می کند. ما نیز از این روش برای نرمال کردن داده ها استفاده



شکل ۱: هیستوگرام فراوانی عنصر سرب برای داده‌های خام اولیه



شکل ۲: هیستوگرام فراوانی عنصر سرب پس از همگن کردن

۲-۳- رسـم نقـشـه مـتـغـيرـهـای ژـئـوـشـيمـيـاـيـی و فـاكـتورـهـای حـاـصـلـهـاـز تـجـزيـيهـ فـاكـتورـيـه

برای رسم نقشه آنومالی ها، آبراهه های برگه ۱۰۰/۵۰: توبوگرافی محلات و محل نمونه های برداشت شده و محل شهرها و دهات در محیط نرم افزار Autocad دیجیتایز گردید. برای مقدار زمینه محلی، آنومالی ممکن، آنومالی احتمالی و آنومالی قطعی به ترتیب سیمboleای دایره توخالی، دایره نیم پر، دایره تو پر و بالاخره مربع توبر انتخاب گردید. سپس آبراهه های حوزه آبریز هر یک از نمونه ها هاشور زده شد. برای هر یک از مقدابر، هاشور با چگالی مشخص و رنگ مشخص انتخاب گردیده است.

نقشه آنومالی برای ۱۳ متغیر
ژئوشیمیایی و ۳ فاکتور ترسیم گردید و لی
ما در این مقاله فقط نقشه های عناصر
Zn و pb، Cu و از میان فاکتورها فقط
Sr + Zn + Pb که مرتب سوط به F3
می باشد آورده می شود.

٣-٣- تحلیل آنومانیها

پس از انجام عملیات رُتوشیمیابی و ترسیم نقشه های رُتوشیمیابی، تعدادی نقاط آنومالی به دست آمد که به هر حال ارزش اکتشافی یکسانی نخواهد داشت و لیتولوژی منطقه، موقعیت منطقه نسبت به زون های متالوژی مختلف هاله های دگر سانی، عوامل ساختمانی و عوامل ایجاد آنومالی و ... در اهمیت آنومالیها مؤثر خواهد بود. با توجه به لیتولوژی منطقه و قراردادشتن منطقه در زون متالوژیک ملایر- اصفهان که از اهمیت خاصی برای بی جوینی کانسراهای سرب و

۴- محاسبه امتیاز (Score) هر

در هر حال با توجه به داده های نرم افزار و برخی ملاحظات ژئوشیمیایی سه فاکتور محاسبه کردید و امتیاز آنها از جدول استخراج گردید و این امتیازات در مقادیر اولیه ضرب گردید و متغیرهای هر فاکتور با هم جمع گردید. متغیرهای سه فاکتور بدست آمده بشرح زیر است:

$$F_1 = V + B + Ga + Ni + Cu$$

$$F_2 = Cr + Sn + Co$$

$$F_3 = Y + pb + Zn$$

لازم به یادآوری است که دو عنصر Ba و Sr هر کدام دریک فاکتور جداگانه با ضرایب بالا قرار گرفته و در محاسبات داخل نشدنند. شکل ۴ منحنی هیستوگرام را نشان می‌دهد.

۳ آنومالیهای ژئوشیمیایی

۱- محاسبه زمینه محل و آنومالیها

برای محاسبه مقادیر آنومالی از جمع مقادیر میانگین بعلاوه ضرایبی از انحراف معنار استفاده می کنیم. در این حال مقادیر زنگشیمیابی که فراوانی تجمعی بیش از ۹۷/۵٪ داشته باشند بعنوان آنومالی محسوب می شوند. بنابر این مقادیر بین $x + 2s$ تا $x + s$ و بین $x - s$ تا $x - 2s$ محلی و مقادیر بین s به عنوان آنومالی ممکن و مقادیر بین $3s$ تا $4s$ به عنوان آنومالی احتمالی و مقادیر بیش از $4s$ به عنوان آنومالی قطعی معرفی شده اند.

نمودیم. شکل ۳ هیستو گرام عنصر سرب را پس از این تبدیلات نشان می دهد.

همانطور که مشاهده می شود مقادیر چولگی و کشیدگی به مقادیر یا یک تابع نمای سیاست دیک شده است.

پس از اعمال این تبدیلات، ضرایب همبستگی نمونه ای (پیرسون) و اسپیرمن محاسبه گردید و دندروگرام حاصل از آنالیز خوش ای متغیرها ترسیم گردید.

۲-۵- تجزیه فاکتوری متغیرها

تجزیه و تحلیل ژئو شیمیایی بصورت تک متغیر و چند متغیره صورت می کیرد. از روش های چند متغیره می توان به آنالیز خوش ای، فاکتور آنالیز، PCA، آنالیز تفریقی و رگرسیون چند گانه اشاره نمود در این مرحله ما از روش فاکتور آنالیز استفاده کردیم. این روش بین مجموعه ای فراوان از متغیرهایی که به ظاهر بی ارتباط هستند، رابطه خاص را تحت یک مدل فرضی برقرار می کند. در این روش متغیرها بطور مستقیم در ساختار مدل ارتباطی ظاهر نمی شوند و تعداد عامل ها به مراتب کمتر از متغیرهای اصلی هستند.

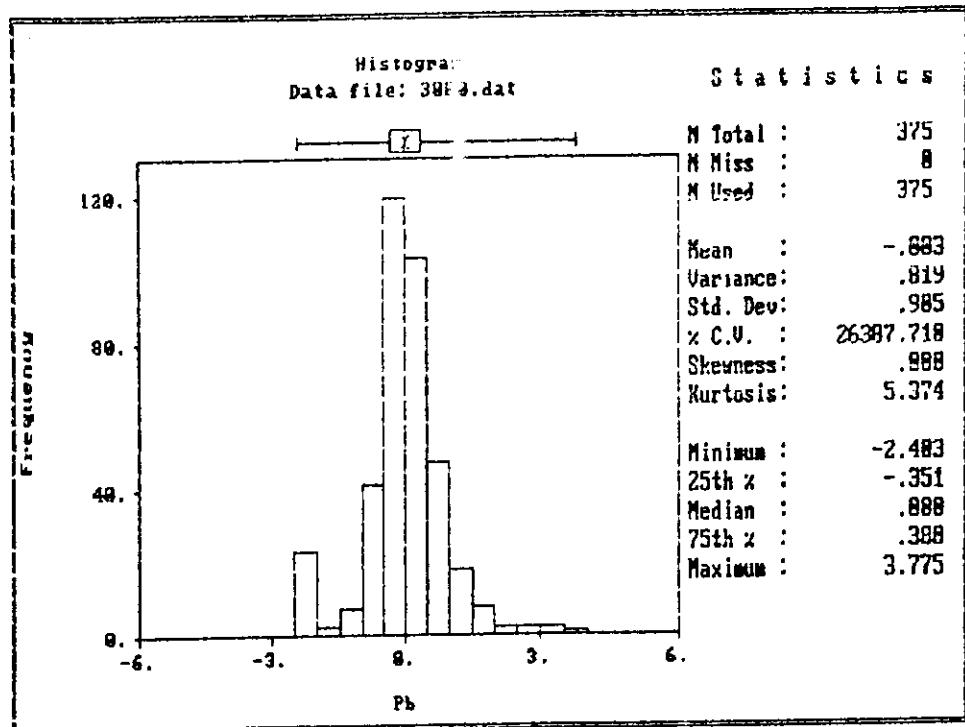
برای انجام تجزیه فاکتوری از نرم افزار SPSS استفاده گردید. این روش در طی چهار مرحله متفاوت انجام می شود که عبارتند از:

- ۱- ماتریس ضرایب همبستگی بین متغیرها محاسبه گردیده و متغیرهای با همبستگی ضعیف با سایر متغیرها معین می شوند.

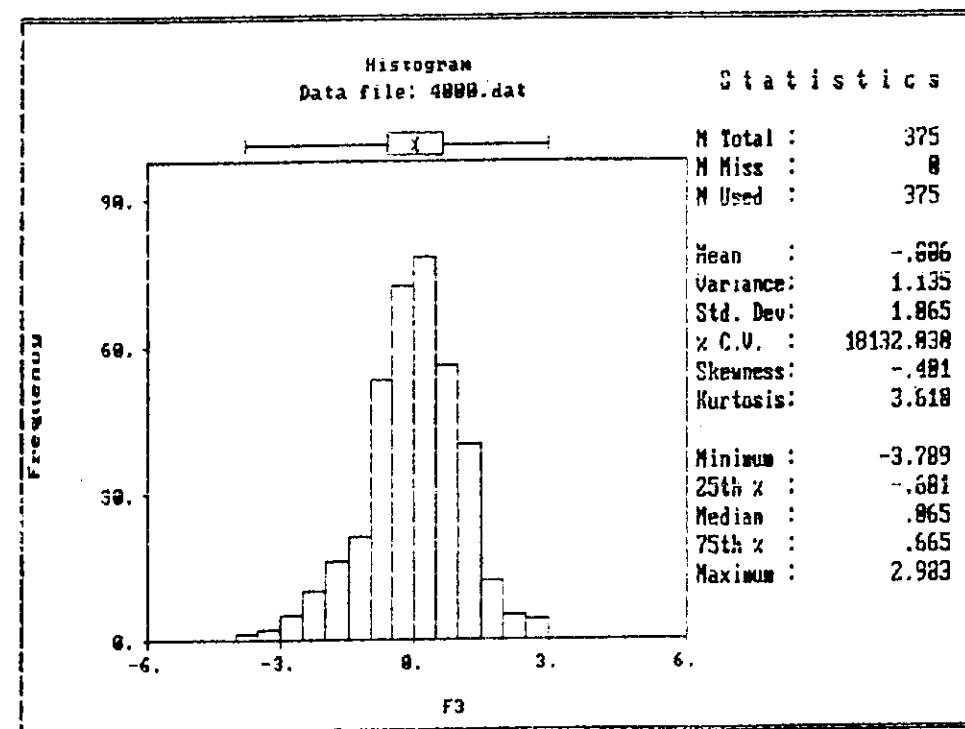
۲- عاملها استخراج می گردند.

٣- دوران و اعمال تبدیلات خاص

بر روی عامل ها



شکل ۳: هیستوگرام فراوانی عنصر سرب پس از نرمالایز کردن



شکل ۴: هیستوگرام فراوانی فاکتور F_3

باکریناتها مناسب است و علاوه بر این منطقه در زون متالوژنیک ملابر - اصفهان واقع است و موضوع دیگر اینکه رسوبات منطقه گسله هستند و از نظر ساختمانی نیز برای اکتشاف مناسب می باشند.

۴- مطالعات زمین شناسی اقتصادی

۱-۴- مقدمه

مطالعات زمین شناسی اقتصادی یکی از بخش های اصلی عملیات اکتشافی است. علاوه بر این عملیات اکتشافی ژئوشیمیایی، ژئوفیزیکی و زمین شناسی پایستی به موازات هم صورت گیرد. تا مطالعات مکمل یکدیگر باشند، از این رو در تحقیق اخیر سعی گردید تا مطالعات زمین شناسی و ژئوشیمیایی باهم تلفیق گرددند و به نتایج بهتری دست یافته شود. پس از انجام مطالعات ژئوشیمیایی چند منطقه به عنوان آنومالی مشخص گردیدند که از این مناطق دو منطقه سیاه دره - سفید دره و جودان برای بررسی زمین شناسی اقتصادی انتخاب گردید که نتایج مطالعات به شرح زیر می باشد.

۴-۲- مطالعات زمین شناسی اقتصادی سیاه دره - سفید دره منطقه سیاه دره - سفید دره در باخته شهرستان محلات واقع است و متسکل از دو دیه با امتداد شمال غربی - جنوب شرقی می باشد.

۴-۲-۱- مطالعات چکشی و پیمایش پروفیلها

محدوده ای که اکثر آنومالیها در آن مشاهده می گردند عمدها دارای لیتوولوژی

مسافت ۴ کیلومتری به سیاه دره می رسیم . سفید دره نیز به موازات سیاه دره و با فاصله ای در حدود ۲ کیلومتر در غرب آن قرار دارد.

پیشنهادات: آهک و دولومیتها پرمین به دلیل گسترش زیاد، منشاء رسوبات و نمونه های برداشت شده است. از طرفی این رسوبات میزان مناسبی برای Pb و Zn محسوس می شوند و منطقه مناسبی برای اکتشافات نیمه تفصیلی هستند.

ب- منطقه جودان - کوه گدار شاهزاده واقع در جنوب شرق نقشه

آنومالیها: در این منطقه عناصر Pb و Sr آنومالی احتمالی و متغیرهای Y, Cu, Cr, pb V, B, Zn, Sr, F₃ و فاکتورهای F₁ و F₂ داری نمونه های آنومالی ممکن می باشند.

لیتوولوژی: لیتوولوژی غالب در این منطقه آهکهای باسن کرتاسه می باشد که با گسلش همراه است و از نظر زمین شناسی ساختمانی نیز محیط مناسبی برای اکتشاف ذخایر معدنی است.

موقعیت و راه دسترسی: این منطقه ۲۶°۵۰' تا ۳۰°۵۰' طول شرقی و ۴۵°۳۳' تا ۴۹° عرض شمالی را شامل می شود و راه دسترسی منطقه، راه آسفالته ای به طول ۱۶ کیلومتر از محلات به سمت جنوب می باشد.

پیشنهادات: این منطقه از چندین جهت قابل بررسی می باشد: اول اینکه نمونه های آنومالی زیادی در آن مشاهده می شود، دوم اینکه لیتوولوژی عالی، آهکهای کرتاسه زیرین می باشند که برای کانی سازی سرب و روی همراه

روی همراه باکریناتها برخوردار است. می توان گفت که در این منطقه متغیرهای Sr, Cu, Ba, Pb, Zn از اهمیت اکتشافی بالاتری برخوردار می باشند. بر این اساس ۷ منطقه امیدبخش جهت عملیات اکتشافی نیمه تفضیلی پیشنهاد گردید که ما فقط ۲ منطقه را در اینجا مورد بحث قرار می دهیم.

الف - منطقه سیاه دره - سفید دره واقع در باخته شهرستان محلات

آنومالیها: در این منطقه آنومالیها قطعی و ممکن مربوط به عناصر Pb, Zn و Cu, Sr, B, V, آنومالی ممکن مربوط به عناصر Ga, Cr, Ni, Sn F₃ و F₂ و فاکتورهای مشاهده می شود، همینطور عنصر Ag نیز نمونه های با مقادیر ۱ تا ۴ P.P.M. داده است.

لیتوولوژی: شامل دولومیت های سلطانی، شیل و ماسه شیلهای راگون، لالون، دولومیتها میلا و آهک و دولومیتها پرمین که منشاء بیشتر رسوبات می باشد و نمونه های آنومالی در دولومیتها و آهک های پرمین که منشاء بیشتر رسوبات می باشد، واقع است.

موقعیت و راه دسترسی: منطقه مورد نظر بین طول های ۱۵°۵۰' تا ۲۵°۵۰' شرقی و ۳۳°۵۲' تا ۳۳°۵۷' عرض شمالی واقع است. راه دسترسی به منطقه جاده محلات خمین می باشد که پس از طی مسافتی در حدود ۶ کیلومتر از محلات به سمت خمین جاده شوسه ای به سمت شمال منشعب می شود و پس از طی

مراحل دیاژنزی می باشد. به هر حال هرچه محیط کربناتی از ترکیب آهندار غنی تر باشد، جانشینی بیشتر خواهد بود. بر اساس این مطالعات لایه ها و عدسی های آهنی این منطقه به طریق همزمان با رسوبگذاری نهشت گردیده اند و منشاء ترکیبات آهنی از ولکانیزمهای همزمان با رسوبگذاری و احتمالاً زیر دریایی با به صورت آگزالاتیو بوده چون در منطقه رخنمونی از سنگهای ولکانیک مشاهده نمی شود.

۴-۳- مطالعات زمین شناسی اقتصادی منطقه جودان
منطقه جودان در جنوب شرقی نقشه محلات قرار دارد. استداد منطقه تقریباً شمالی - جنوبی است. پس از اکتشافات ژئوشیمیایی برگه ۵۰/۰۰۰:۱ محلات دومین منطقه که برای بررسی زمین شناسی اقتصادی آنومالیها انتخاب، گردید منطقه جودان می باشد، که نقشه ۲۰/۰۰۰:۱ آن تهیه شد.

۴-۱-۳- مطالعات چکشی و بیماش پروفیل ها

بخش بزرگی از جنوب نقشه تهیه شده مربوط به آهکهای کرتاسه (مریبوط به آشکوهای الیین- آپسین) می باشد. با توجه به آنومالیهای ژئوشیمیایی متغیرهای Zn, Pb و Sr, انتظار می رفت کانسارهای سرب و روی همراه با کربناتها یافت شود. ولی پس از بیماش پروفیل ها اثری از این نوع کانی سازی مشاهده نگردید. در این منطقه چندین گسل های منطقه مشاهده گردید که ضخامتی در حدود ۵۰

نیز بسیار بالاتر از حد زمینه محلی می باشند. احتمالاً باعث ایجاد آنومالیهای ژئوشیمیایی آبراهه ای گردیده است.

۴-۲-۳- مطالعه مقاطع

مطالعه مقاطع نازک نشان می دهد در برخی مقاطع مقدار اکسیدهای آهن آقدر بالا می رود که می توان مقطع را Iron Stone نامید. وجود بافت‌های اتویتی و پیزولیتی اکسید آهنی (شکل ۷)، جهت یافته‌گی اتویت ها و پیزولیت ها و سایر قطعات اکسید آهنی، وجود اکسید آهن در متن سنگ و وجود قطعات گرد شده آذرین و کوارتزهای موجی گرد شده در نمونه های لایه های آهندار نشانگر همزمانی رسوبگذاری اکسید آهن با سایر رسوبات تخریبی و کربناتی می باشد. مطالعات مقاطع صیقلی و وجود بافت‌های اتویتی و پیزولیتی و کلوفوم نیز مؤید همین مطلب می باشد.

بطور کلی تشکیل سنگهای آهندار در جائی مناسب است که نرخ رسوبگذاری مواد سیلیسی آواری و رسوبات کربناتی و پاسین باشد. وجود بافت‌های اتویتی و پیزولیتی نشانگر تشکیل سنگ در محیط آبهای کم عمق و نزدیک به خط ساحل می باشد. البته قطعات خوب گرد نشده نیز این امر را تأیید می کند. وجود قطعات آذرین حمل شده با کمی گردشگی و کوارتزهای موجی نشانگر منشاء ولکانیکی (احتمالاً زیردریایی) رسوبات می باشد و نشان می دهد که رسوبات فاصله کمی تا محیط ته نشست پیموده اند و نرخ رسوبگذاری خیلی زیاد بوده است. جانشینی کربناتها توسط اکسید آهن نشانگر فعالیتهای بعد از تشکیل سنگ در

دولومیتی و آهکی باسن پرمین می باشد. برای منطقه چندین پروفیل انتخاب گردید. پروفیلها در جهت عمود بر لایه ها و دارای سیاه دره و سفید دره انتخاب و بیماش، گردید و نقشه ۱:۲۰۰۰ منطقه تهیه گردید. در منطقه چندین اندیس آهن شناسایی گردید که اکثراً بصورت لایه یا عدسی شکل درون لایه های دولومیتی گسترش یافته اند. به طور مثال اندیس شماره ۳ یک توده عدسی شکل با طولی در حدود ۲۰۰ متر و عرض ۱۰۰ متر است. اندیس‌های دیگر ضخامت کمتر یا بیشتر دارند. مطالب قابل قابل توجه به هم شبیب بودن لایه های آهندار با دولومیتها می باشد (شکل ۵). گاه تناوبی از دولومیت ها با سنگ آهنهای مشاهده می گردد. در نمونه دستی نیز تناوبی از کانیهای کربناتی و کانی های آهندار مشاهده می شود (شکل ۶). در سیاه دره ۵ اندیس قابل نقشه برداری و در سفید دره یک اندیس مشاهده می شود که در نقشه مشاهده می گردد.

۴-۲-۲-۴- آنالیز نمونه های سیاه دره و سفید دره

از این منطقه ۳۲ نمونه به روش XRF آنالیز گردید. در نمونه های مریبوط به لایه های آهندار گاه مقدار اکسید آهن بسیار بالا می رود و دریک نمونه مقدار اکسید آهن (Fe_2O_3) به حدود ۹۱٪ می رسد و در نمونه ای دیگر مقدار آن در حدود ۲۴٪ می باشد و مقدار اکسید تیتان نیز در همین نمونه به حدود ۵٪ می رسد و مقدار سایر عنصرهای Cr, Zn و V

نهشت همزمان با رسوبگذاری کانی های آهندار می باشد.

وجود قطعات آذرین و کوارتزهای موجی نشان می دهد منشاء آهن از فعالیت های آشفشانی (احتمالاً زیردریایی) می باشد و با نرخ رسوبگذاری بسیار بالائی نهشت گردیده است.

با توجه به شواهد، این سنگ آهنهای در محیط کم عمق و کنار ساحل تشکیل شده و از نوع سنگ آهنهای اولیتی هماتیتی هستند. این لایه ها در مراحل بعدی بویژه در طی دیاژنز تغییرات از جمله شکستگی بافتھای قبلی و جایگزینی کربناتها توسط کانیهای آهن را متحمل شده اند.

در منطقه جودان عامل ایجاد آنومالیهای ژئوشیمیایی چند رگه نازک کانیهای آهندار معرفی گردید که در امتداد گسلها تزریق گردیده اند. مشاهدات صحرایی و مقاطع، یک توده نیمه عمیق را در منطقه نشان داد که این توده نیز می تواند یکی از عوامل ایجاد آنومالی باشد. البته در این منطقه احتمال آلودگی نیز بالا می باشد. بر این اساس سرفصل های زیر برای مطالعات بعدی پیشنهاد می گردد.

۱- بررسی زمین شناسی اقتصادی مسابقی آنومالیهای ژئوشیمیایی بویژه در منطقه نسارتاریکه.

۲- نمونه برداری سیستماتیک از لایه های آهندار منطقه سیاه دره و سفید دره و بررسی دقیق تر این اندیسها به منظور تخمین و ارزیابی اندیسها و نحوه کاربرد آن در صنایع مختلف بویژه صنعت سیمان سازی.

۳- حفر چندین ترانشه بر روی اندیسهای منطقه سیاه دره و سفید دره.

۴- نتیجه گیری و پیشنهادات

مطالعات ژئوشیمیایی به طور گسترده در مراحل مختلف اکتشافات معدنی می تواند مورد استفاده قرار گیرد. ولی بایستی توجه داشت که بهتر است این مطالعات به همراه مطالعات زمین شناسی صورت گیرد. در تحقیق حاضر سعی گردید. اکتشافات ژئوشیمیایی با بررسی های زمین شناسی اقتصادی تلفیق گردیده و به نتایج بهتری دست یافته شود.

پس از بررسی ژئوشیمیایی برگه ۰۰۰/۵۰۱:۵۰ محلات که در چهارچوب طرح اکتشافات ژئوشیمیایی سراسری انجام گرفت چندین منطقه به عنوان آنومالی تشخیص داده شد. از این مناطق دو منطقه به عنوان آنومالی شاخن تشخیص داده شد و برای زمین شناسی اقتصادی استخراج گردید و نقشه ۰۰۰/۲۰:۱ زمین شناسی مناطق تهیه گردید.

در منطقه سیاه دره و سفید دره عامل ایجاد آنومالیهای ژئوشیمیایی یک سری لایه های آهندار می باشد که این لایه ها علاوه بر کانیهای آهندار، دارای مقادیر بالایی از عناظر دیگر، از جمله

سانتی متر تا یک متر دارند و طول آنها حداقل به ۳ متر می رسد. به نظر می رسد که عامل ایجاد آنومالیهای ژئوشیمیایی همین رگه ها و برشهای اطراف آنها باشد. در غیر این صورت آلودگی می تواند عامل ایجاد آنومالی باشد. چه در اطراف منطقه کشاورزی گسترش زیادی دارد و کودهای شیمیایی یکی از عوامل ایجاد آنومالی می باشند.

۴-۲-۳- آنالیز نمونه ها منطقه جودان

در حین پیمایش پروفیل ها تعداد ۱۳ نمونه به روش XRF آنالیز گردید تا تغییرات عناصر در سنگ بنتر آنومالیهای ژئوشیمیایی تشخیص داده شود. آنالیز در نمونه از رگه ها نشان دهنده مقدار Ba و Pb در یک نمونه مقدار سرب بیش از ۱۲۰۰ P.P.M است. احتمالاً همین رگه ها باعث ایجاد آنومالی ژئوشیمیایی می باشند. با توجه به اینکه مقدار زمینه در آهکهای منطقه بسیار پایین است مقدار فوق مقدار بالایی به نظر می رسد.

۴-۳-۳- مطالعه مقاطع منطقه جودان

از مطالعات مقاطع نازک وجود یک توده آذرین کوچک دیوریت پورفیری در منطقه آشکار گردید که این توده نیز می تواند به عنوان یکی از عوامل ایجاد آنومالی معرفی گردد.

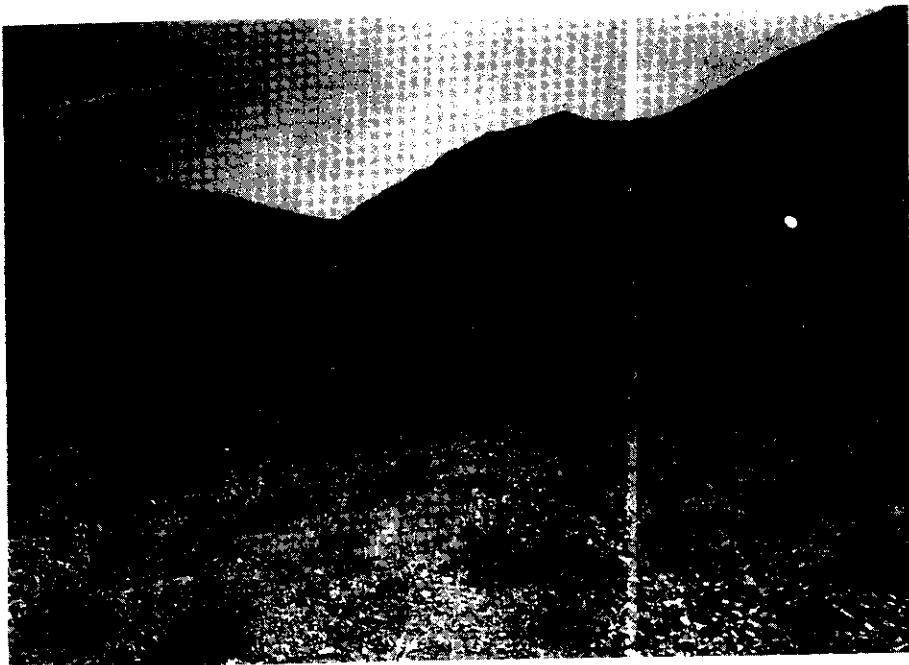
مطالعه مقاطع صیقلی نشان داد کانی های آهندار به صورت هیدروترمالی تشکیل گردیده اند. بافتھای کلوفوم مؤید این مطلب می باشند. تشکیل کانیهای آهندار با برشی شدن شدید همراه بوده و بافتھای نواری و دانه ها در اکثر موارد شکسته شده بودند (شکل ۸)

فهرست منابع:

- ۱- پرتو آذر، حسین، ۱۳۷۴، سیستم پرمین در ایران، طرح تدوین کتاب زمین شناسی ایران
- ۲- جعفرزاده، الف - قربانی، م - پژشکپور، م. ۱۳۷۴، کانسارهای آهن، طرح تدوین کتاب زمین شناسی ایران.
- ۳- حسنی پاک، علی اصغر، ۱۳۷۰، اصول اکتشافات ژئوشیمیایی، انتشارات دانشگاه تهران.
- ۴- حسنی پاک، علی اصغر، ۱۳۷۱، نمونه برداری معدنی، انتشارات دانشگاه تهران.
- ۵- سحابی، فریدون، ۱۳۷۱، سنگ شناسی رسوبی، انتشارات دانشگاه تهران.
- ۶- فضائلی، علیرضا، ۱۳۷۳، اکتشافات ژئوشیمیایی ورقه چمن سلطان (ورقه ۵۰،۰۰۰:۱) پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشکده فنی دانشگاه تهران.

منابع لاتین:

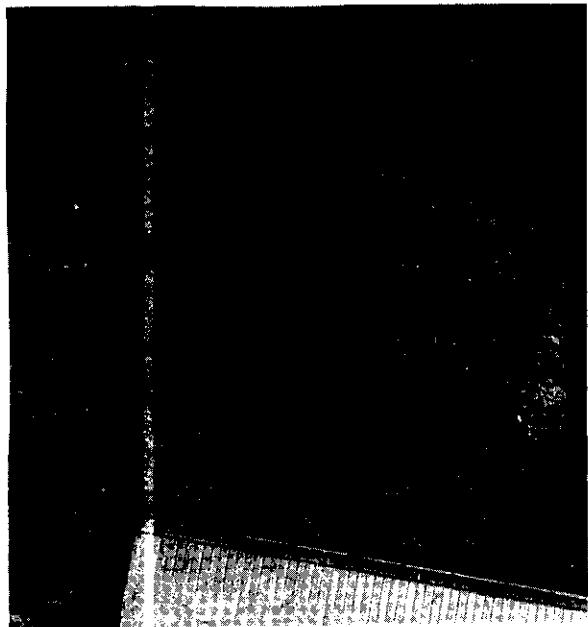
- 1- Cohen, A.C., 1961. Tables for Maximom Likelihood Estimates: Singly Truncated and Singly Censored Samples, Technometrics Vol.3, No.4, 535- 540.
- 2- Gover, G.J.S., 1985. Hand Book of Explosions
- 3- Govet, G.J.S., 1985, Hand Book of exploration Geochemistry, Volum 6 Drainage Geochemistry, Elsevier. 766P.
- 4- Howarth, R.J., Earle, S.A.M., 1979 Application Geochimetry, Volum 2, Elsevier, 436P.
- 5- Thiele, D, at, al, (1968) Explanatory text of the Golpayagan Quadagle Map (1: 250, 000)



شکل ۵ بخشی از لایه آهنه در منطقه سیاه دره (به هم شیب بودن
لایه‌های سیاه دلومیتی توجه شود) (دید به سمت غرب نقشه)



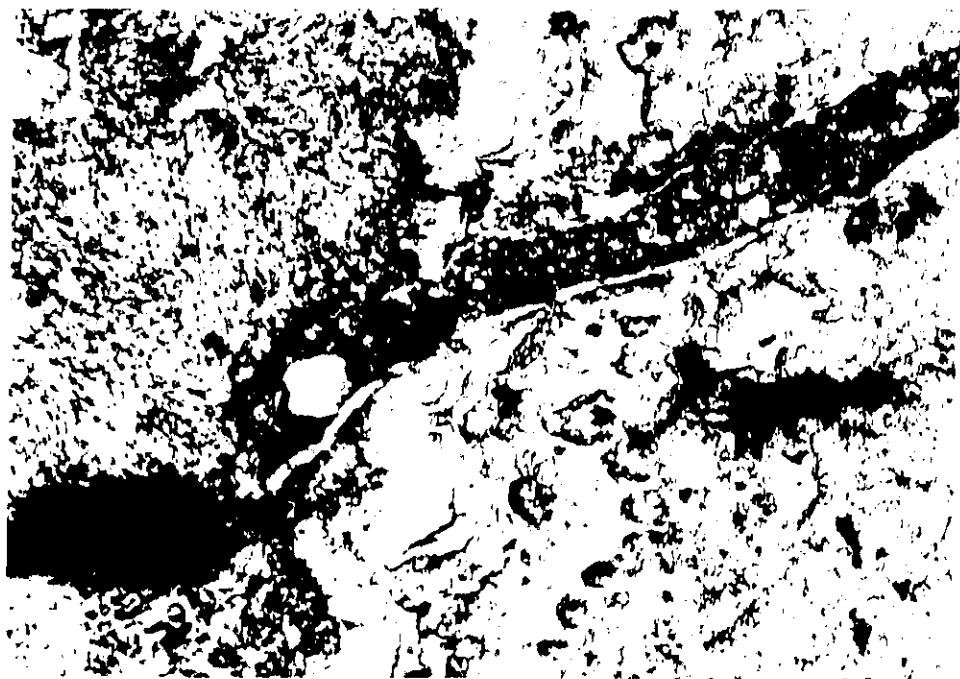
شکل ۶ ب : لایه‌بندی ضریف و جهت یافته‌گی
دانه‌ها در زیر میکروسکوپ (قطع ۱۱۰ - MA) (x۳۲)



شکل ۶ الف : لایه‌بندی ظرف لایه‌های آهندار و تناوب آن
با لایه‌های کربناتی در منطقه سیاه دره (در نمونه دستی)

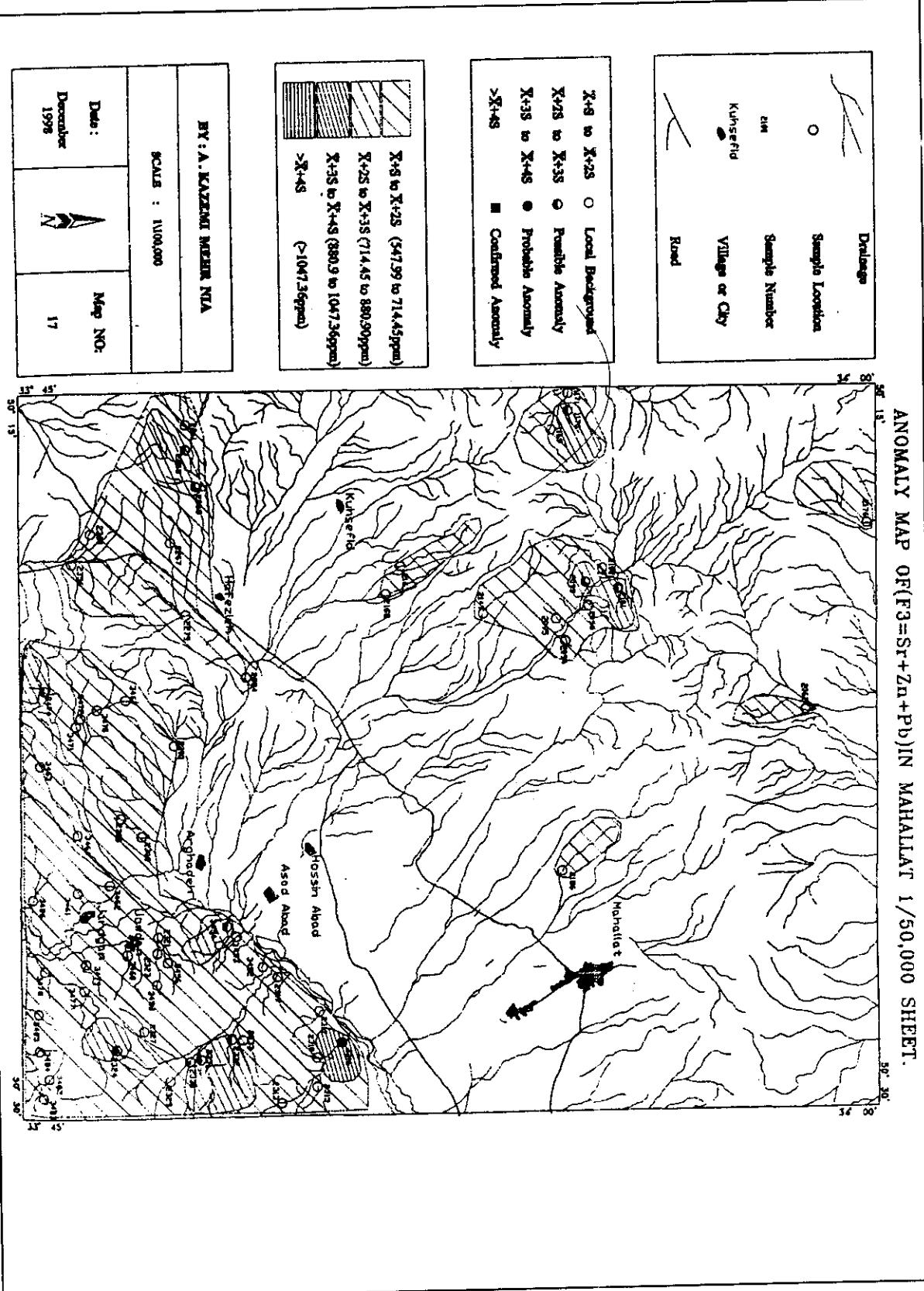


شکل ۷ یک پیزوئید با هسته اکسید آهنی در مقطع شماره ۱۱۲ - MA مربوط به منطقه سیاهدره ($\times ۳۲$)

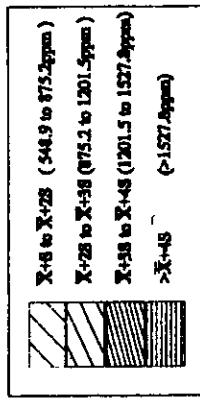
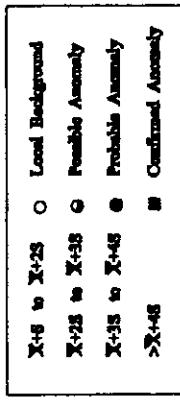
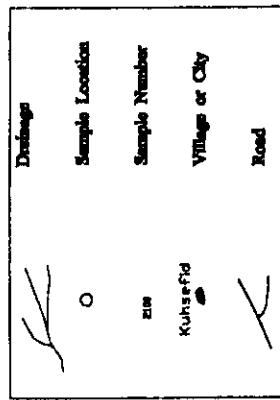
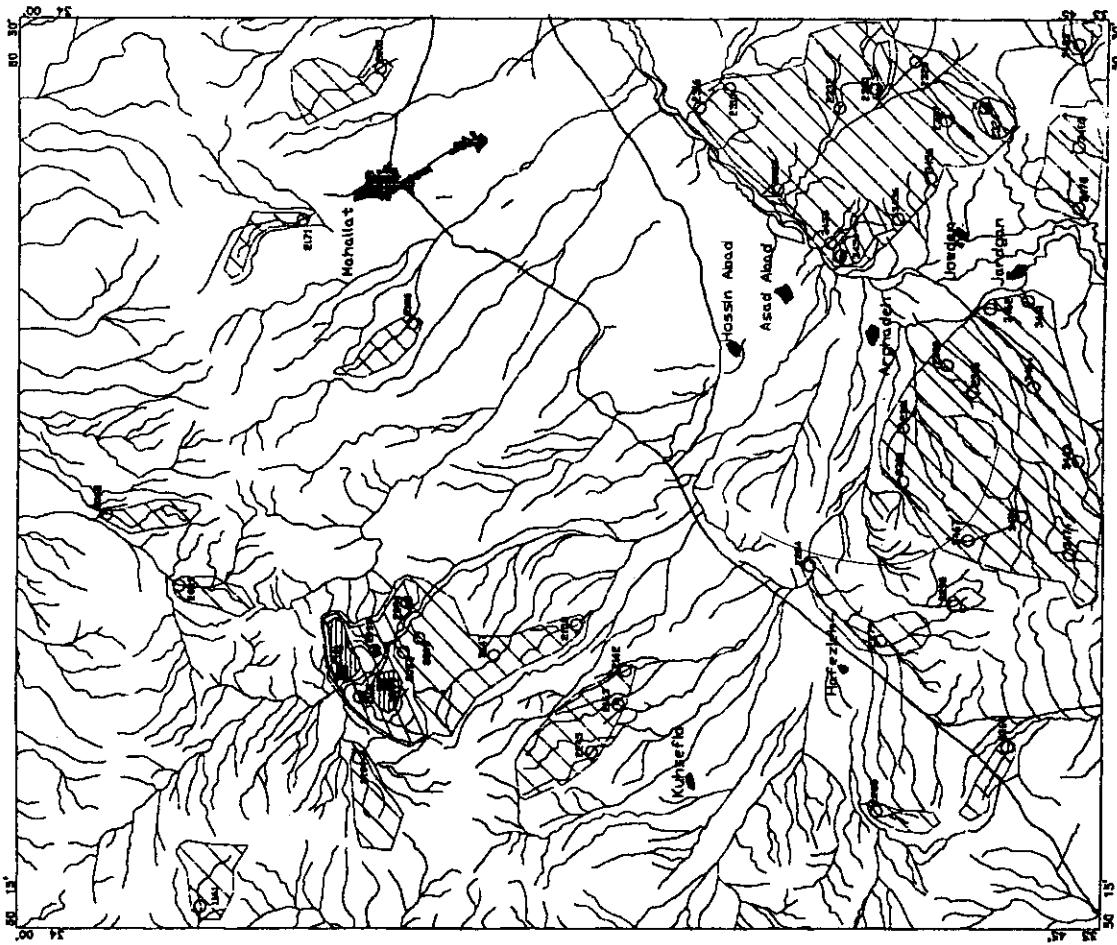


شکل ۸ نمونه‌ای شکسته شدن بافت کلوفوم توسط حرکات تکتونیکی در مقطع ۲۰۲ - MB در مقطع کانی‌های هماتیت، نیتیت و کوتیت دیده می‌شوند ($\times ۶۲/۵$)

ANOMALY MAP OF(F3=Sr+Zn+Pb)IN MAHALLAT 1/50,000 SHEET

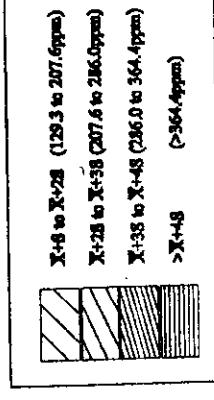
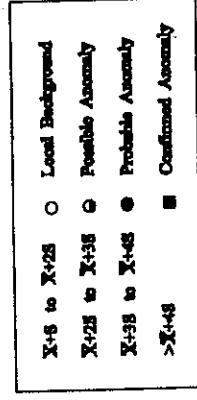
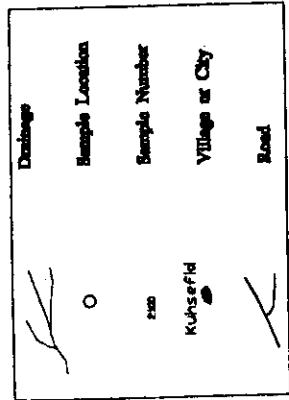


ANOMALY MAP OF (Zn) IN MAHALAT 1/50,000 SHEET.



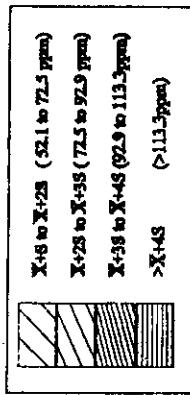
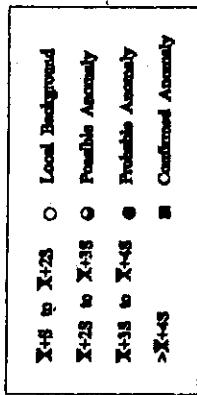
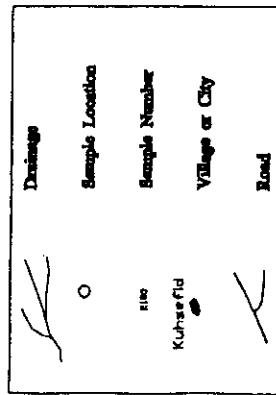
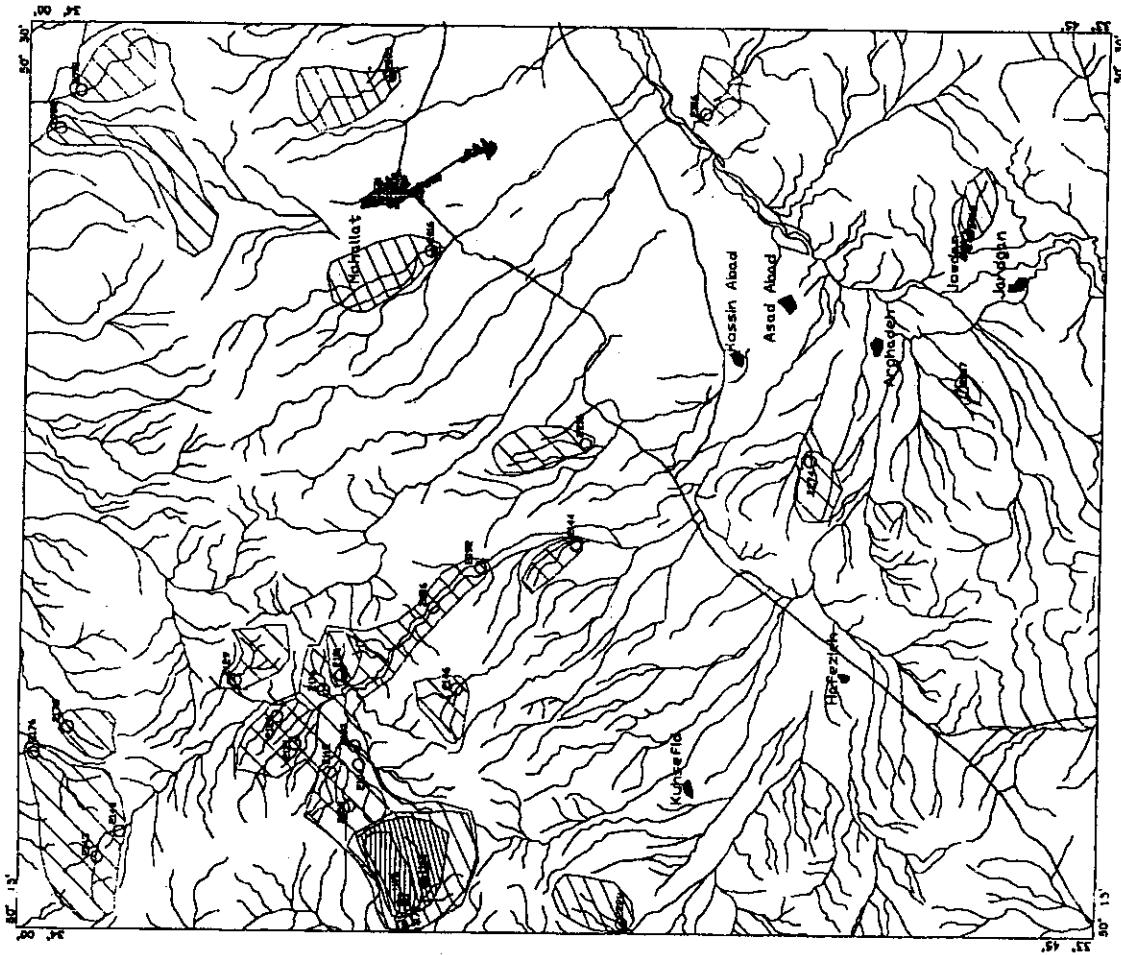
BY: A. KARIM MEHR NIA	MAP NO:
SCALE : 1:50,000	14
DATE: December 1998	

ANOMALY MAP OF (Pb) IN MAHALLAT 1/50,000 SHEET.



BY: A. KAZEMI MIRSH NIA	MAP NO.:	9
SCALE : 1:50,000		
DATE:	December	1998

ANOMALY MAP OF (Cu) IN MAHALIAT 1/50,000 SHEET.



BY: A. KAZMI MEHR NIA	MAP NO:
SCALE : 1/50,000	6
DATE: December 1998	