

* دکتر محمد رضا اصغری مقدم*

** نسترن اصغری مقدم*

چکیده:

افیولیت‌ها به عنوان مجموعه از سنگ‌های بازیک و اولترا بازیک هستند که شامل قسمت‌هایی از پوسته بازالتی اقیانوس‌های قدیمی می‌باشند، که در اثر تاثیر فرا آیندهای تکتونیکی ناشی از کوه‌زایی‌های مختلف برویه لارامین در کرتاسه خورد شده و با مواد رسوبی اعمق اقیانوس که بر روی آن‌ها نهشته شده بودند مخلوط گردیده، که تحت عنوان مجموعه‌های افیولیتی یا افیوملانتر و یا کالردملانتر در امتداد گسل‌های اصلی ایران بروزند پیدا کرده‌اند.

این مجموعه‌های به علت ترکیب شیمیایی مانگمای تشکیل دهنده کانی‌ها سرشار از کانی‌های سنگین و کمیابی هستند که دارای ارزش بسیار زیادی می‌باشند. سنگ‌های منکور در ایران و بخصوص شرق و ایران مرکزی در گسترده‌های وسیعی مشاهده می‌شوند.

واژه‌های کلیدی: افیولیت- افیوملانتر- کالردملانتر- مانگما- کرتاسه- ژنوسنکلینیال

مقدمه:

سرزمین ایران با وسعتی بیش از ۱/۶۰۰/۰۰۰ کیلومترمربع یکی از کشورهای پهناور جهان است که به علت موقعیت و شرایط جغرافیایی خاص خود از شرایط انسانی و طبیعی ویژه‌ای برخوردار است، که بیشترین شرایط آن تنوع و تفاوت در کلیه موارد انسانی مثل قومیت- زبان- فرهنگ و..... و همچین از نظر طبیعی دارای شرایط آب و هوایی متفاوتی می‌باشد ولی بیشترین تنوع را در شرایط زمین شناسی ایران می‌توان مورد بحث قرار داد، که نقش اساسی در ایجاد منابع اقتصادی، منابع آب زیرزمینی و.... دارد.

شرایط زمین شناسی ایران ناشی از سن پوسته ایران و تحمل فرا آیندهای متعدد تکتونیکی ناشی از فازهای کوه‌زایی می‌باشد که حداقل از یک میلیارد سال

* عضویت‌های علمی گروه جغرافیای دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران مرکزی

** دانشجوی دکتری رشته میکروبیولوژی- دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات

قبل تاکنون تحمل کرده و در حال تحمل، می‌باشد. تحولات تکتونیکی که فلات ایران تحمل کرده است پدیده‌های زمین ساختی و سنگ شناسی متنوعی را از جمله ایجاد توده‌های عظیم دگرگونی- توده‌های عظیم نفوذی- توده‌های عظیم آتشفسان- توده‌های عظیم رسوبی و توده‌های قابل توجه افیولیت و افیولیت ملانژها را بوجود آورده این تنوع پدیده‌ها که خود ناشی از تنوع فرآیندهای تاثیرگذار است باعث ایجاد کانسارهای بسیار زیادی گردیده، بطوری که سرزمین ایران صرف نظر از منابع نفت و گاز یکی از ثروتمندترین کشورهای جهان از دیدگاه منابع کانساری می‌باشد. کانسارهای ایران در سازنده‌های مختلف زمین شناسی تشکیل شده اند، که افیولیت‌ها بعنوان توده‌هایی که دارای ذخیره‌های قابل توجهی از کانی‌های عناصر کمیاب هستند باید مورد توجه قرار گیرند. در این مقاله سعی شده است توده‌های افیولیتی بعنوان بسترهای عناصر کمیاب مورد شناسایی بیشتر قرار گیرند.

افیولیت‌ها چه هستند؟

"افیولیت‌ها مجموعه سنگ‌های مافیک و اولترا مافیکی هستند که ممکن است منظم ولایه لایه باشند و یا در اثرتنشهای زمین ساختی با یکدیگر مخلوط شده باشند" (علوی تهرانی ۱۳۵۸)

افیولیت‌ها را تحت عنوان آمیزه‌های افیولیتی یا آمیزه‌های رنگین و کالردملانژ نیز می‌نامند. بررسی شیمیایی آنها نشان میدهد از نظر نسبت‌های ایزوتوپی $^{86}Sr/^{88}Sr$ و

۸۷۶۲ می‌باشند و نحوه پراکنش عناصر خاکی کمیاب در آنها ناشی از ترکیب شیمیایی آنها می‌باشد. (آقانباتی ۱۳۸۳)

نحوه ایجاد افیولیت‌ها:

گفتیم که افیولیت‌ها مجموعه‌های مافیک واولتر مافیکی هستند که مجموعه‌ای از کانی‌های اولترامافیک- گابریو- دیابازها- میکروگابروها- گدازه‌های آتشفسانی- سنگ‌ها نفوذی اسیدی- سنگ‌های دگرگونی و سنگ‌های رسوبی می‌باشد، ترکیب مذکور نتیجه ترکیب پوسته اقیانوسی بامواد رسوبی و غیر رسوبی بیگانه می‌باشد که در اثر تکتونیک در هم گردیده و آن‌ها را ایجاد کرده است. در مورد نحوه ایجاد مجموعه‌های افیولیتی نظریات متعددی تاکنون مطرح شده که از همه مهمتر نظریه خورد شدن پوسته اقیانوس در اثر سابداکشن آن می‌باشد.

بطور ساده باید گفت افیولیت‌ها بخش‌هایی از پوسته بازالتی (اقیانوسی) هستند که در زمان حرکات کوهزایی دستخوش فشارهای تکتونیکی شده و خورد می‌شوند و بهمراه موادی که بر روی آن‌ها از قبل نهشته شده است مجموعه در همی را که همه جا در جوار گسل‌های مهم و سراسری ایجاد شده اند بوجود می‌آورند.

پوسته بازالتی تشکیل دهنده قسمت اعظم مجموعه‌های افیولیتی از اعمق زمین و مواد تشکیل دهنده گوشه‌ته زمین ایجاد شده است که بعد از آن که بستر اقیانوس‌های باریک (ژئوسنکلینال‌ها) را تشکیل داده و موجب ایجاد این

مجموعه‌ها می‌گردد. در ایران بیشتر مجموعه‌های افیولیتی درامتداد گسل‌های اصلی و قدیمی دیده می‌شوند.

سن افیولیت‌های ایران:

اکثر افیولیت‌های ایران دارای سن کرتاسه پایانی هستند، یعنی زمانی که در اثر کوهزایی لارامین شاخه‌ها و انشعابات اقیانوس نئوتیس در ایران دراثر فعالیت‌های کوهزایی بسته شده اند و سپس با مخلوط شدن با مواد رسوبی که در کف اقیانوس وجود داشته ترکیبی افیولیتی بوجود آورده و بهمراه برخی از مواد آذرین دوره انوسن در امتداد گسل‌هایی که موجب ایجادشان شده بالا آورده شده اند. بنابراین می‌توان گفت غالب سازنده‌های افیولیتی ایران بخصوص در اطراف ایران مرکزی سنی حدود کرتاسه بالایی دارند ولی در برخی از نقاط ایران مثل تالش-جنوب مشهد- حاجی آباد هر مزگان و آذربایجان غربی مجموعه‌های افیولیتی دیده می‌شوند که سنی از پالئوزوئیک تا تریاس دارند. همچنین در ایران مرکزی منطقه انارک که افیولیت‌های آن سن پرکامبرین را نشان میدهند (آقانباتی ۱۳۸۳)

پراکنش جغرافیایی افیولیت‌ها در ایران:

همان طور که گفته شد معمولاً "افیولیت‌ها درامتداد گسل‌های اصلی قرار دارند بنابراین رابطه‌ای مستقیم بین گسل‌ها و مجموعه‌های افیولیتی ایران وجود دارد که می‌توان به شرح زیر توصیف نمود:

یک: در شمال- ایران درامتداد گسل ارومیه و در زون زمین شناختی خوی - مهاباد که از شمال تا جنوب درازا دارد و دامنه آن‌ها تا فلات آناتولی کشیده شده است.

دو: در شمال ایران در ناحیه تالش وانزلی که رخنمون‌های محدودی دارند.

سه: شمال‌شرق ایران، در شمال سبزوار شامل کوه‌های جفتای که حدود ۲۰۰ کیلومتر طول دارد و در امتداد گسل میامی قرار دارد.

چهار: شرق ایران: درامتداد گسل نهیندان- خاش از شمال ایرانشهر شروع شده و تا نهیندان ادامه می‌یابد، در آن جامجموعه افیولیتی شرق ایران دوشاخه شده شاخه‌ای متوجه غرب شده به سمت لوت ادامه می‌یابد و شاخه دیگران تا تربت حیدریه ادامه دارد و سپس بطرف غرب در امتداد گسل درونه (گسل بزرگ کویر) تغییر مسیر میدهد و در جنوب سبزوار تا کناره کویر خارتوران ادامه می‌یابد.

پنج: ایران مرکزی: درامتداد گسل درونه که از کویر مرکزی میگذرد و بعد از گذشته از جنوب جندق تا نائین ادامه می‌یابد، نیز مجموعه افیولیتی وجود دارد که در همان امتداد گسل درونه می‌باشد، بیشتر افیولیت‌های این محدوده دارای سنی حدود کرتاسه بالایی می‌باشند.

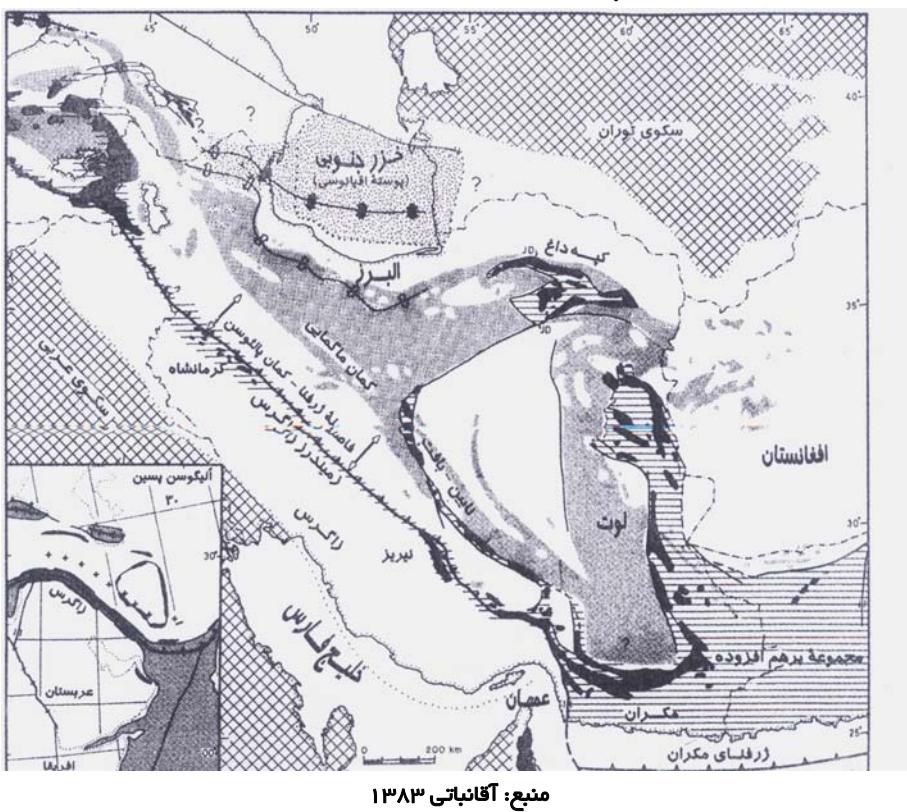
شش: جنوب ایران مرکزی: دنباله گسل درونه و یا به عبارت دیگر گسل نائین-بافت از نائین با جهت شمال‌غربی- جنوب‌شرقی تا چاله جزموریان امتداد یافته است. که در امتداد آن نیز مجموعه‌های افیولیتی جنوب ایران مرکزی برونزدهای وسیعی از خود نشان میدهند.

هفت: جنوبشرق ایران، (جنوب بلوچستان مرکزی) در جنوب چاله جزموریان دو گسل فنوج و بشاغرد با جهت غرب به شرق امتداد یافته اند که در مسیر آنها توده‌های افیولیتی جنوبشرق ایران امتداد یافته اند که این افیولیت‌ها و افیولیت‌های شرق ایران مواد اصلی ایجاد زون فلیش شرق و جنوبشرق را فراهم آورده اند.
هشت: افیولیت‌های بخش جنوبی زون سنندج سیرجان: در بخش جنوبی زون سنندج - سیرجان (حاجی آباد) نیز سنگ‌های افیولیتی اولترا بازیکی وجود دارد. همان طورکه گفته شد سن آن‌ها نیز پالئوزوئیک نسبت داده شده است.

نه: افیولیت‌های زاگرس، در امتداد گسل سراسری زاگرس در نقاطی مثل کرمانشاه در شمالغربی و نیریز جنوبشرق آن نیز مجموعه‌های افیولیتی دیده شود که جزء جوانترین افیولیت‌های ایران محسوب می‌شوند.

ده: افیولیت‌های سایر نقاط: درینجا منظور از سایر نقاط بیشتر شرق ایران مرکزی یعنی نواحی بین کوه‌های کلمرد در غرب چاله تبس تا کویر مرکزی می‌باشد که شامل افیولیت‌های نواحی مثل ساغند و پشت بادام - که در امتداد گسل چاپدونی و پشت بادام بروندز پیدا کرده اند. و افیولیت‌های انارک که در امتداد گسل درونه و.... که سن این افیولیت‌ها مربوط به پرکامبرین یا پالئوزوئیک است.

نقشه پژوهش جغرافیایی توده‌های افیولیتی ایران



کانی‌ها و عناصر موجود در مجموعه‌های افیولیتی:

مجموعه‌های افیولیتی بعلت خاستگاه ماده اولیه شان (ماده مذاب گوشه زمین) از نظر شیمیایی وجود عناصر مختلف دارای اهمیت ویژه‌ای هستند و با توجه به ویژگی مagmaهای نقاط عمیق و بازیک اولتر بازیک و گذار از مراحل تحولاتی پس از تشکیلشان تا بر سطح زمین ظاهر شدنشان میتوان آن‌ها را بستر وژیzman کانی‌ها و عناصر زیر دانست:

- گابرها که در بیشتر مجموعه‌های افیولیتی ایران وجود دارند که از نوع تروکتولیت و نورسیت می‌باشد.

- هارزبورژیت‌ها سنگ‌های اولتر بازیک هستند که معمولاً تبدیل به سرپا نیتنیت گردیده‌اند.

- کرومیت‌ها که بیشتر در دوونیت‌ها ایجاد شده و منابع غنی از این عناصر را بوجود آورده‌اند.

- سریسیت و اپیدوت‌ها

- پیروکسن‌ها همراه با اورالیت، اولیوین و آزبست

- رودنگیت‌ها، لیستیونیت‌ها و منیزیت‌ها

- بطورکلی از نظر اقتصادی می‌توان گفت افیولیت‌های ایران بستر کانی‌های عمدۀ زیر هستند.

کرومیت-منیزیت-آزبست، طلا و تاحدی پلانین به همراه لیستونیت و یا همراه با انواع کرومیت‌ها

درنهایت:

در مطالعات برای دست یابی به کانی‌های سنگین و عناصر کمیاب در ایران می‌بایست نگرش نوینی به توده‌های افیولیتی ایران که در رابطه با خاستگاه هشان از نظر این نوع عناصر غنی می‌باشند ایجاد گردد. گرچه محققین از گذشته‌های دور به مواد تشکیل دهنده افیولیت‌ها اشارات زیادی داشته‌اند و در برخی موارد، مطالعات انجام شده منابع غنی از مواد معدنی مثل کرومیت‌های فرومد و حاجی آباد را مشخص نموده که مورد بهره برداری قرار گرفته‌اند.

منابعی که مستقیم و غیر مستقیم در این تحقیق مورد استفاده قرار گرفته‌اند:

- ۱- آقاباتی- سیدعلی ۱۳۸۳ زمین‌شناسی ایران-- سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معادنی کشور-- تهران
- ۲- اصغری مقدم محمد رضا ۱۳۸۴ واحد‌های ژئومورفولوژی ایران -- جزوی درسی دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران مرکزی
- ۳- اصغری مقدم محمد رضا ۱۳۸۳ مبانی ژئومورفولوژی -- انتشارات سرا -- تهران
- ۴- اصغری مقدم محمد رضا ۱۳۸۳ زمین‌شناسی برای جغرافیا -- چاپ دوم انتشارات سرا-- تهران
- ۵- درویش زاده علی ۱۳۸۳ زمین‌شناسی ایران -- انتشارات امیرکبیر -- تهران
- ۶- زمردیان محمد جعفر ۱۳۸۳ ژئومورفولوژی ایران -- دانشگاه فردوسی مشهد-- مشهد
- ۷- علوی تهرانی ن ۱۳۵۸ مجموعه سنگ‌های افیولیتی ایران-- سازمان تحقیقات زمین‌شناسی ایران-- تهران
- ۸- نبوی محمد حسن ۱۳۵۵ دیپاچه‌ای بر زمین‌شناسی -- ایران سازمان زمین‌شناسی ایران -- تهران