



ویژگیهای زمین شناسی و اکتشافی بوکسیت حاجرم (جنوب باختری خراسان شمالی- شمال باختری خراسان بزرگ)

نوشته: دکتر حبیب ملائی* و رضا شریفیان عطار*

Geological and Explorational Characteristics of Jajarm Bauxite Deposit in the South West of Northern Khurasan- Northwest of Greate Khurasan

By: Dr. H. Mollai* & R. Sharifyan Attar*

چکیده

کانسار بوکسیتی حاجرم که بزرگ‌ترین کانسار بوکسیت شناخته شده در ایران می‌باشد، در زون ساختاری رشته کوه البرز واقع شده است. در این منطقه، دو افق بوکسیتی به نامهای A و B تشکیل شده است. سنگ بستر افق A را کربناتهای سازند مبارک و سنگ پوشش آن را سازند نسن تشکیل می‌دهد. افق بوکسیتی B که کانسار حاجرم را تشکیل می‌دهد، بر روی دولومیتهای سازند الیکا قرار گرفته و توسط سازند شمشک پوشیده شده است. همیری مشخص بوکسیت با این دو سازند بر یک منبع مستقل تأمین کننده بوکسیت دلالت دارد. وجود ریخت شناسی ناهماهنگ همراه با ساختارهای زمین ساختی، از ویژگیهای مهم کانسار حاجرم است. گسلهای تشکیل شده در دو جهت خاوری- باختری و شمالی- جنوبی، ماده معدنی به طول 16 کیلومتر را به چهار زون زمین ساختی تقسیم کرده است. بررسیهای انجام شده نشان می‌دهد که حرکات زمین ساختی تأثیر بسزایی بر کیفیت و کانی شناسی بوکسیت داشته‌اند، به گونه‌ای که کارستهای ایجاد شده بیشتر در امتداد صفحه گسل بوده و بین کیفیت بوکسیت با ستبرای آن (زرفای کارستی) ارتباط مستقیمی وجود دارد. تشکیل بوکسیت بسیار سخت و فراورده دیاسپوری به حای یوهمنیت و گیبسیت و تکرار لایه‌های بوکسیت از نتایج این فرایندهای زمین ساختی است. لذا این بوکسیت سخت دیاسپوری تاثیر قابل توجهی بر فرایند تولید آلومینیا خواهد داشت. وجود نیمرخهای ثابت در لایه‌های بوکسیت (کانولین- بوکسیت سخت- بوکسیت شیلی-کانولن) در کلیه کارستها و حفاریها مشاهده می‌شود. البته ماهیت کانولن بالابی و پایینی با یکدیگر تفاوت دارد. تغییرات شدید ترکیب شیمیایی بوکسیت (اکسید آلومینیم بین 30 تا 60 درصد و اکسید سیلیسیم بین 5 تا 39 درصد) از ویژگیهای خاص بوکسیت حاجرم است. در نهایت، مطالعات فوق وجود یک بوکسیت دیاسپوری با بیش از 22 میلیون تن ذخیره تا ۷۰۰ متر در امتداد لایه ماده معدنی و کیفیت بین 47 تا 48 درصد Al2O3 و حدود 10 درصد SiO2 را به طور میانگین تأیید می‌کند.

کلید واژه‌ها: بوکسیت، بوکسیت حاجرم، ویژگی اکتشافی، ویژگی زمین شناسی، دیاسپور

Abstract

The Jajarm bauxite deposit is so far the biggest known bauxite deposit in Iran. This deposit is located in structural zone of Alburz. In this area two bauxite horizons, called A and B, with two stratigraphic gaps can be found. The A horizon is underlain by carbonate rocks of Mobarak Formation and covered by Nesen Formation. The B horizon that constitutes the Jajarm bauxite deposit overlies the dolomite of Elika Formation of the Upper Triassic age and covered by the Shemshak Formation. Sharp contact between bauxite deposit and overlaying as well as underlying units indicate an independent source for bauxite deposit. One of the most important characteristics of Jajarm bauxite deposit is its asymmetrical morphology along the tectonic structure of the area. The geologic setting is striking 16 kilometers in E-W direction. In addition to major tectonic elements parallel to the strike, there are a number of minor north-south faults in the area that have tectonically divided the mine area into four regions. Based on these studies the tectonic activities have important role in mineralogy and improving the quality of bauxite deposit. Most of the karsts and sinkholes are along the fault planes and show a positive relationship with thickness and bauxite quality. Hard bauxite and diaspor formation instead of bohemite and gibbsite as well as the repetition of different bauxite layers are the result of these tectonic activities. Therefore, the hard diasporic bauxite has played very important role in the process of alumina production. Constant profiles of: Kaolinite clay-Hard bauxite- Clayey soft bauxite and Kaolinitic clay, from top to bottom can be seen in different





karst and drill holes, respectively. But the nature of upper top kaolinite is different from the bottom one. Mineralogy and variation in chemical composition ($\text{Al}_2\text{O}_3=30\%$ to 60% and SiO_2 between 5% to 39%) are other special characteristics of Jajarm bauxite deposit.

Based on the exploration activities 22 million tones of diasporic bauxite, up to 250 meters of depth along the layer of ore deposit and Al_2O_3 content range between 47% to 48% with about 10% of SiO_2 , have been proved.

Key words: Bauxite, Jajarm, Jajarm bauxite, Exploration characteristic, Geological characteristic, Diaspore.

مقدمه

(Alumina production 2000, Neil N 1998 Petterson 1984).

هدف و روش کار

هدف از این مقاله بررسی زمین شناسی و ساختاری محدوده کانسار و ارتباط

بین ماده معدنی با سنگ بستر و پوشش، نقش ریخت شناسی و زمین ساخت در اکتشاف و استخراج، کانی شناسی، مطالعه تغییرات ماده معدنی در ژرف و طول، مطالعه ارتباط بین کیفیت بوکسیت با ستبر و در نهایت تعیین نوع بوکسیت حاجرم بر اساس نتایج تجزیه موجود می‌باشد. روش کار را در سه بخش می‌توان خلاصه کرد:

مرحله اول: کارهای زمین شناسی صحرایی

مرحله دوم: مطالعات اکتشافی (اکتشافات سطحی و عمیق)

مرحله سوم: مطالعات آزمایشگاهی

کارهای آزمایشگاهی در چهار مرکز تحقیقاتی بوکسیت انجام شده است. (1) مرکز تحقیقات آلوترو-اف ک - مجارستان که در این مقاله از داده‌های آن مرکز استفاده نشده است، (2) مرکز آزمایشگاهی حاجرم، (3) مرکز تحقیقات کرج وابسته به وزارت صنایع و معادن، (4) مرکز تحقیقات آلمینیای جواهر لعل نهرو در ناگپور هند برای مطالعه فازهای کانی شناسی و تهیه استاندارد.

موقعیت جغرافیایی کانسار بوکسیت

کانسار بوکسیت حاجرم در 15 کیلومتری شمال خاوری شهرستان حاجرم (شمال باختیری خراسان) و در 175 کیلومتری جنوب باختیری بجنورد قرار دارد که در 600 کیلومتری شمال خاوری تهران و در فاصله 400 کیلومتری شمال باختیری مشهد قرار دارد. کانسار بوکسیت حاجرم در کوه زو و در دامنه سلسله جبال البرز واقع گردیده است. کوه زو با شیب زیاد و ارتفاع 800 تا 900 متر از دشت حاجرم و 1800 متر نسبت به سطح دریا قرار دارد. منطقه دارای آب و هوای خشک و کویری با بارندگی کم در حدود 150 میلی‌متر در سال و بادهای موسومی شدید است. جمعیت این بخش نزدیک به 12 هزار نفر است و با جاده‌های آسفالتی با شهرهای بجنورد، شاهرود

کارخانه ایرالکو اراک به عنوان اولین تولید کننده آلومینیم ایران، در سال 1972 با ورود سالانه 45 هزار تن پودر آلمینیا از خارج، کار خود را آغاز کرد. در حال حاضر تولید سالانه کارخانه ایرالکو 120000 تن و نیاز واقعی آن 240000 تن پودر آلمینیا است. در راستای قطع وابستگی و استقلال ملی، حذف هزینه ارزی خرید پودر آلمینیا و تأمین نیاز سالانه از منابع داخلی برای کارخانه ایرالکو در اراک، در اولویت برنامه‌های توسعه اقتصادی دولت قرار داشته است. لذا اندیشه تولید آلمینیا از منابع داخلی مطرح و از سال 1982 با حمایت سازمان ملل، مراحل اجرایی آن آغاز و با جدیت بیشتر پیگیری شد. مسائل ارزی، خودکفایی، امنیت در توسعه صنعتی و وجود منابع مختلف کشور همراه با نیروی کارشناسی بالقوه و بالفعل، منجر به بررسی امکان تولید آلمینیا از بوکسیت، آلوئیت و دیگر مواد آلمینوسیلیکاتی مانند نفلین سینیت شد. این مطالعات اولیه نشان داد که احداث یک واحد تولید آلمینیا با ظرفیت 150 هزار تن در سال، با توجه به وجود معادن مختلف بوکسیت، بیوژه بوکسیت حاجرم و فناوری مناسب مانند روش بایر، از بوکسیت حاجرم امکان پذیر است زیرا تجزیه بیش از هزار نمونه آزمایشگاهی و نمونه‌های آزمون فناوری، میانگین کیفیت بوکسیت بین 47 تا 48 درصد Al_2O_3 و 10/5 درصد SiO_2 را تأیید می‌کند. مطالعات بعدی در امتداد خاوری منطقه کانسار نشان داده که هنوز منابع قابل اکتشاف و بررسی در این منطقه وجود دارد. اصلی‌ترین هیدروکسیدهای آلمینیم که به صورتهای مختلف در سنگ بوکسیت وجود دارد عبارتند از گیبسیت $(\text{OH})_3\text{Al}$ و چند ریختی بوهیمیت و دیاسپور با فرمول $\text{AlO}(\text{OH})$. از نظر تئوری، گیبسیت دارای 63/4 درصد اکسید آلمینیم و 36 درصد آب می‌باشد، درصورتی که بوکسیتهاي منوهیدرات دارای 85 درصد اکسید آلمینیم و 15 درصد آب هستند (Sinha, 1986). ذخیره برأورد شده بوکسیت در دنیا 55 تا 77 میلیارد تن است که از این مقدار 33 درصد در آمریکای جنوبی، 22 درصد در آفریقا، 17 درصد در آسیا، 13 درصد در اقیانوسیه و 10 درصد دیگر در سایر نقاط دنیا کشف شده است. برای تولید یک تن فلز آلمینیم، نیاز به دو تا سه تن بوکسیت و برای تولید یک تن فلز آلمینیم، نیاز به دو تا سه تن آلمینیم است





دریاره اکتشاف بوكسیت کال جعفرآباد که به ارتباط با بوكسیت جاجرم نیست انجام داد، داودی و همکاران(2002) در مقاله‌ای به ویژگیهای بوكسیت البرز و فلات مرکزی ایران برای فرایند انحلال لوله‌ای پرداخته و به عنوان نمونه بوكسیت مناطق شاهپرلاقی، ماندون و صدرآباد را بررسی کرده‌اند. این بوكسیتها از نظر کانی شناسی مانند کانسار جاجرم و ذخیره آنها حدوداً 4/855 میلیون تن گزارش کرده‌اند. در این مقاله، ذخیره بوكسیت ایران بین 80 تا 100 میلیون تن برآورد شده است در صورتی که ذخیره بزرگترین کانسار بوكسیت ایران 22 میلیون تن است.

زمین شناسی منطقه

کانسار بوكسیتی جاجرم در کوه زو که بخشی از زون ساختاری البرز خاوری در شمال ایران است، رخمنون دارد. در چاب اول نقشه زمین ساخت اروپا (1962)، البرز به شکل یک ائوژئوسنکلینیال از چین خودگی آپی نشان داده شده که جزئی از کمریند چین خودگی آلپ به شمار آمده و ادامه قفقاز کوچک و ترکیه شمال خاوری است (نبوی، 1355؛ علیزاده، 1368). بر اساس مطالعات افشار حرب (1979) و واحد اکتشاف طرح تولید آلومینا (گزارش اکتشافی 1369-1371) قدیمی‌ترین رسوبات بیرون زده ساختار منطقه متعلق به سازند پادها با سن دونین زیرین است که بر روی این سازند به ترتیب سازندهای خوش بیلاق (دونین میانی و بالایی) و سپس سازند مبارک (کرینیفر) قرار دارد. بر روی این سازند، یک افق بوكسیتی به نام بوكسیت افق A قرار دارد. به نظر افشارحرب (1979)، جعفر زاده (1379)، ناصری (1382) و واحد اکتشافی بوكسیت جاجرم (1369-1371) سنگ پوش این بوكسیت را سازند سرخ شیل (ترباس زیرین) تشکیل می‌دهد ولی در مطالعات انجام شده توسط آقایان علوی نائینی (1372)، درویش زاده (1370)، پرتوآذر (1374)، مذکرات شفاهی با فرج قائمی و آریانی، سنگ پوش این افق بوكسیتی را سازند نسن تشکیل می‌دهد. مرز رسوبات سازند نسن با رسوبات ترباس (سازند الیکا) تدریجی است. بین این سازند و سازند الیکا در برش آمل و خاشاچال، قشرنارکی از لاتریت و بوكسیت وجود دارد که تجزیه شیمیایی عناصر لاتریتی، 39 درصد اکسید آلومینیوم، 42 درصد اکسید سیلیسیم و 3 درصد اکسید آهن را گزارش شده است. این لایه لاتریتی نشانگر سطح فرسایش است. این ویژگی بیانگر این است که لایه‌های سنگ آهک سازند الیکا با ناپیوستگی همшиб سازند نسن را می‌پوشاند (پرتو آذر، 1374). سازند دولومیتی الیکا (ترباس زیرین- میانی) سنگ بستر ماده معدنی بوكسیت جاجرم یا افق بوكسیتی B را تشکیل

و سیزوار و از طریق یک جاده آسفالتی به طول 30 کیلومتر که توسط طرح تولید آلومینا بازسازی و آسفالت شده است، به ایستگاه راه آهن جاجرم ارتباط دارد.

تاریخچه مطالعاتی

زون ساختاری البرز در شمال ایران و بویژه سازند شمشک، به دلیل اهمیت اقتصادی آن همیشه مورد توجه بوده و توسط افراد مختلف، با اهداف گوناگون مورد مطالعه قرار گرفته است که نام بیشتر آنها در رساله دکترا افشار حرب (1979) آورده شده است. اولین گزارش از منطقه توسط واله با بررسی عکسهای هوایی و به عنوان یک نقطه سیاه ارائه شد و در همان سال توسط صمیمی نمین و ملاک پور 100 نمونه جمع آوری شده از صحراء، مورد تجزیه شیمیایی قرار گرفت. نتایج حاصل نشان داد که Al_2O_3 بین 41/30 تا 69/2 درصد و SiO_2 بین 4 تا 19/3 درصد در تغییر است. مطالعات بعدی توسط Balky et al. (1972) نشان داد که دامنه تغییرات بوكسیت جاجرم به مراتب بیشتر از این ارقام است. چینه شناسی و زمین ساخت منطقه توسط افشار حرب (1979) مطالعه و ستون چینه شناختی آن رسم گردید. جمشید پور (1987) مطالعه البرز را با نگاهی ویژه به سازند شمشک انجام داده است. خیری (1988) در رساله کارشناسی ارشد خود کانی شناسی بوكسیت را مورد مطالعه قرار داد و از سال 1983 مطالعات سیستماتیک اکتشافی توسط وزارت معادن و فلزات آغاز شده و در حال حاضر مراحل پایانی اکتشافی خود را برای تأمین خوارک یک کارخانه 280 هزار تنی تولید آلومینا واقع در مجاورت معدن طی می‌کند. ملائی و همکاران (1993) مقاله‌ای درمورد ژئوشیمی بوكسیت جاجرم ارائه دادند. ملائی (1373) مقاله‌ای در مورد مطالعات اکتشافی و فناوری بوكسیت در چهارمین سمپوزیوم معدنکاری ایران ارائه داده‌اند. ملائی (1994) مقاله‌ای با عنوان زمین شناسی و کانه آرایی ارائه نموده و در آن علت عدم کانه آرایی جاجرم توضیح داده شده است. بزرگ ابراهیمی (1994) در رساله کارشناسی ارشد خود روش‌های استخراج بوكسیت جاجرم را مورد مطالعه قرار داد. ملائی و ترشیزیان (2002) در دو مقاله جداگانه به اهمیت ژوارسیک و اهمیت اقتصادی سازند شمشک در ژوارسیک با نگاه ویژه به معادن رغال سنگ و بوكسیت پرداخته‌اند. جعفر زاده (1379) و ناصری (1382) در رساله‌های کارشناسی ارشد خود ژئوشیمی و ژنز بوكسیت را مورد مطالعه قرار داده و برای اولین بار به عناصر کمیاب در بوكسیت جاجرم پرداخته‌اند. به اعتقاد ایشان منشأ بوكسیت جاجرم، سنگهای آتشفسانی زیر سازند شمشک است. قصرانی (1373) در رساله کارشناسی ارشد خود مطالعاتی





انتهای باختری کانسار از یک شیب ملایم حدود 30 درجه شروع و به طرف خاور، بر ارتفاع و سنتیغ و نیز شیب اضافه شده به طوری که تا حدود 80 درجه شمالی میرسد. در این منطقه ارتفاع سنتیغ کوه زو از دشت جاجرم به 800 تا 900 متر می‌رسد. در این منطقه، دو افق بوكسیتی به نامهای A و B مربوط به دو دوره مختلف زمین شناسی رخنمون دارند و هر دو افق با روند خاوری - باختری به طول تقریبی 16 کیلومتر، بر روی یال شمالی کوه زو قرار گرفته‌اند. کوه زو به شکل یک تاقدیس با دو پلانج خاوری - باختری توسط یک رانگکی در این امتداد به صورت چین تک شیب پدیدار شده که نواحی سنتیغ و یال جنوبی آن فرسایش یافته است.

افق بوكسیتی A در مرز بین سازند مبارک و نسن اما افق B بر روی دولومیتهاي سازند الیکا قرار دارد و توسط شیل و ماسه سنگهای سازند شمشک پوشیده شده است. این افق دریخش باختری معدن در نتیجه یک گسل رورانده در دولومیت الیکا تکرار شده است. در افق بوكسیتی A دو نوع ماده معدنی با تغییرات زیاد دیده می‌شود، نوع اول شامل کاتولن، همانیت و بخشهاي پیزولیتی به رنگهای سرخ ارغوانی و سرخ تیره و نوع دوم دارای بوكسیت خیلی سخت و دیاسپوری به رنگ سرخ تیره و سرخ مایل به قهوهای به صورت پاکهای پراکنده با ستبرایی متغیر می‌باشد. تجزیه چندین نمونه نشان داد که درصد Al_2O_3 کمتر از 40 درصد و SiO_2 بیشتر از 20 درصد است، در صورتی که مدول قبول برای کارخانه حداقل 4 می‌باشد (جدول 2 تجزیه چند نمونه از این بوكسیت را نشان می‌دهد). با توجه به مطالعات صحرایی و نتایج اولیه حاصل از داده‌های آزمایشگاهی و پارامترهای حاکم بر اکتشاف و استخراج، مشخص شد که افق بوكسیتی A از کیفیتی قابل قبول برای تولید الومینا برخوردار نیست و به همین دلیل به آن بوكسیت غیر صنعتی گفته می‌شود، لذا مطالعات زیادی روی آن صورت نگرفت. (جدول 1 تجزیه چند نمونه از این بوكسیت را نشان می‌دهد). در صورتی که کیفیت بوكسیت افق B به مراتب بهتر از افق A است و به همین خاطر بیشترین کارهای اکتشافی و استخراجی بر روی این افق، بویژه در محدوده گلینی و زو، انجام می‌شود که مجموعاً 8/25 کیلومتر از 16 کیلومتر را در بر می‌گیرد. گسترش بوكسیت در سطح زمین به صورت لایه‌ای به نظر می‌رسد در صورتی که مطالعات زیرزمینی و استخراج بلوك 2 نشان داده که بوكسیت در بعضی از نقاط به شکل لایه‌ای غیر پیوسته، عدسی و عمدهاً به صورت کارستهای ژرف با ستبرای تا 40 متر بر روی سنگ بستر (دولومیتهاي الیکا کمر پایین) قرار دارد. شکل 4 تصاویر رخنمونهای بوكسیت را نشان می‌دهد.

می‌دهد (شکل 1). سنگ بستر در بیشتر نقاط در تماس با ماده معدنی، در سطح به رنگ صورتی یا سرخ روشن درآمده است. این تغییر رنگ نتیجه نفوذ تدریجی محلولهای آهن دار از ماده معدنی به درون درز و شکافهای موجود در دولومیتهاي از سنگ بستر است. سازند شمشک (ژوراسیک) سنگ پوش یا کمر بالیا کانسار را تشکیل می‌دهد (جدول 1). شکل 2 مقطع شماتیک سازند شمشک را نشان می‌دهد. دوره ژوراسیک در این منطقه دربرگیرنده سه سازند مهم شمشک (ژوراسیک زیرین) دلیچای (ژوراسیک میانی) و سازند لار (ژوراسیک بالایی) است. دشتهای اطراف با رسوبات جوان اوخر دوران سوم پوشیده شده است. لذا تشکیل بوكسیت از نظر زمین‌شناسی و آب هوایی مربوط به شرایطی است که در محدوده زمانی بین توقف رسوبگذاری در سازند الیکا و شروع رسوبگذاری سازند شمشک قرار گرفته است. این افق بوكسیتی بر اثر فرسایش و انتقال بخشی از سازند شمشک از منطقه، پدیدار شده است. هرچند در بعضی نمونه‌های دستی، آثار همیری تدریجی با سنگهای سازند شمشک مشاهده می‌گردد ولی بوكسیت همیشه دارای یک همیری واضح با کمر پایین (دولومیت) و همچنین کمر بالا (شمشک) در روی زمین می‌باشد. این مرز مشخص دلیل بر توقف رسوبگذاری قبل و بعد از تشکیل بوكسیت است زیرا در غیر این صورت، باید ارتباط ماده معدنی با سنگ بستر و یا پوشش به صورت تدریجی باشد.

از نظر زمین‌شناسی ساختاری، منطقه مورد مطالعه شامل تعدادی تاقدیس و ناودیس با امتداد تقریبی خاوری تا شمال خاور- جنوب باختر است (خاک خوب، 1372). منطقه، تحت تأثیر رخدادهای زمین ساختی شدیدی قرار گرفته و این امر موجب تشکیل چین خودگی در سازند شمشک و گسلهای در سنگهای کربناتی شده است. گسلها در دو جهت تقریباً خاوری- باختری و شمالی- جنوبی رخ داده‌اند (شکل 3). این امر موجب شده تا بتوان معدن بوكسیت جاجرم را با در نظر گرفتن خصوصیات ریخت شناسی و ساختار زمین ساختی از خاور به باختر به چهار بخش اصلی تقسیم بندی کرد:

- 1 سنگ تراش در بخش انتهایی خاوری معدن
- 2 تاگویی در بخش باختری بعد از سنگتراش
- 3 بلوك زو در بخش مرکزي معدن
- 4 بخش انتهایی باختری موسوم به بلوك گلینی.

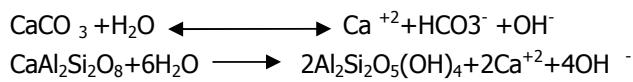
توصیف ماده معدنی

ریخت شناسی منطقه به دلیل پدیده های زمین ساختی، ناهماهنگی بسیار زیادی پیدا کرده است به طوری که در

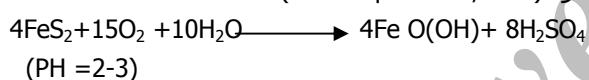




مولکولهای آب عمل کند. در طی این عمل (هیدراسیون و هیدرولیز) بارهای قوی مانند پتاسیم، سدیم، کلسیم و منزیم از محیط خارج شده و بخشی از آنیونهای اکسیژن موجود در شبکه‌های بلور، احتمالاً به وسیله یونهای هیدروکسید جایگزین می‌شوند. آلومینیم برای تشکیل همارایی شش ترجیحی خود، شش یون OH را به دور خود خواهد کشاند، در حالی که سیلیسیم با همارایی چهار باقی خواهد ماند. یونهای فلزهای قلیایی باثبات‌ترین یونها بوده و به دنبال آنها یونهای قلیایی خاکی قرار می‌گیرند و بخش عمدۀ این عناصر به صورت محلول حمل می‌شوند. از سوی دیگر، آلومینیم تا سیلیسیم و آهن، معمولاً خیلی زود به صورت نامحلول مجدداً رسوب می‌کنند. pH محیط در انتقال اکسید آلومینیم و اکسید سیلیسیم به صورت محلول و همچنین در رسوب‌گذاری دوباره آنها نقش اساسی دارد.



شرایط اسیدی زمانی رخ می‌دهد که اسیدهای آلی با اسیدهای معدنی وجود داشته باشند و در نتیجه، هیدرولیز شدن آلومینیم و هیدراته شدن آهن به وسیله واکنش اکسیدی رخ می‌دهد و برای آنها فرایندهای زیر پیشنهاد می‌شود (Dominique et al., 1984).



pH در انتقال اکسید آلومینیم و اکسید سیلیسیم به صورت محلول و همچنین در رسوب گذاری دوباره آنها نقشی اساسی دارد. در pH کمتر از 4، اکسید آلومینیم به آسانی قابل حل بوده، اما سیلیس احلال پذیری کمتری دارد. در این گستره از pH، اکسید آلومینیم از محلول خارج می‌شود اما سیلیس با مواد مادر باقی می‌ماند. به هرحال، pH محیط‌های عادی به ندرت به این حد می‌رسد. از pH 5 تا 9 سیلیس اندکی افزایش یافته اما اکسید آلومینیم در این pH عملاً احلال ناپذیر است (Mason, 1966). در هر صورت، دریک محیط باشدت هوازدگی مناسب، کانیهای اولیه مانند پیروکسن، اوپلوین و هورنبلنده، در مرحله اول تبدیل به اکسیدهای آبدار بی‌شکل می‌شوند و در مرحله بعد هریک از عناصر آزاد شده

بوکسیت به دلیل هوازدگی سازند شمشک (کمر بالا) و انتقال مواد از محیط، رخنمون پیدا کرده است. این ساختار تقریباً شبیه به ساختار بوکسیت دوغنا کوزو و مورتا (Dougna Kuzu & Mortas) ترکیه می‌باشد که سنگ پسترن آن غیر همسطح و موجی شکل بوده و بوکسیت با ستبرای بین 1 تا 40 متر حفره‌های بزرگ و گودالهای کارستی را پر کرده‌اند (Hoseyin Öztork et al., 2002).

کانی شناسی ماده معدنی

در کانسار جاجرم دو نوع بوکسیت با دو کیفیت متفاوت وجود دارد، یکی بوکسیت نرم و شیلی که گاهی اثر لایه بندی در آنها دیده می‌شود. این بوکسیت دارای لمس صابونی و نرم شبیه کائولن بوده به طوری که مدتی بعد از استخراج که در معرض هوای آزاد قرار می‌گیرد، از هم پاشیده شده و در دست به پودر تبدیل می‌شود. رنگ این بوکسیتها غالباً سرخ روشن تا سرخ جگری است. از نظر کانی شناسی عمدتاً از کائولن و همیاتیت همراه با مقدار ناچیز دیاسپور و تیتانیم تشکیل شده‌اند. این نوع بوکسیت به عنوان بوکسیت شیلی، باطله و غیرصنعتی توصیف می‌شود. نوع دیگر بوکسیت، بوکسیت سخت دیاسپوری است. این بوکسیت دارای لمس زیر و سختی بین 5 تا 6 دارد که گاه به 7 نیز میرسد و به عنوان بوکسیت صنعتی نامگذاری شده است. رنگ کانیها علاوه بر شرایط تشکیل، عمدتاً به ترکیب کانی شناسی مانند کانیهای آلومینیم، آهن و سیلیس و بویزه مقدار آهن موجود در آن بستگی دارد. طی چهار سال فعالیت در معدن بوکسیت جاجرم به کمک واحد اکتشاف، افزون بر دوازده رنگ بوکسیت با کیفیتهای متفاوت از هم تفکیک شده است. به گونه‌ای که رنگ بوکسیت از سفید مایل به خاکستری، خاکستری روشن تا تیره، قهوه‌ای روشن و قهوه‌ای جگری در تغییر است. زمینه‌های مختلف رنگهای سرخ، به دلیل اکسایش سوپرزن همیاتیت موجود در سنگ است. بر اساس مطالعات کانی شناسی انجام شده در چهار مرکز مختلف تحقیقاتی بوکسیت، بوکسیت جاجرم یک بوکسیت دیاسپوری همراه شاموزیت است که کانیهای آهن، تیتانیم و سیلیسیم به عنوان کانیهای اصلی، آن را همراهی می‌کنند.

مهمترین عوامل کنترل کننده فرایند تشکیل بوکسیت عبارتند از: شرایط آب و هوایی، پوشش گیاهی، ریخت شناسی، زهکشی محیط، PH و Eh. به طور کلی پس از هوازدگی کامل فیزیکی و شیمیایی کانیهای آلومینوسیلیکاتی سنگهای آذرین و یا احلال سنگهای کربناتی، سیلیکاتهای آلومینیم هیدرولیز گردیده و اسید سیلیسیک کلوبیدی و هیدروکسید آلومینیم تشکیل می‌شود. بعضی از کانیهای سیلیکاتی به صورت محلول در می‌آیند و در سطح هر بلور، ظرفیتهای سیر نشده‌ای وجود دارد که می‌تواند به عنوان کانون واکنش با





تیتانیم، زیرکنیم و غیره بوده‌اند (Maclean, 1990). هر چند که حرکات زمین ساختی همیشه با تشکیل لایه باریک کائولن همراه بوده ولی در مجموع بر کیفیت بوکسیت‌های اطراف تأثیر مثبت داشته‌اند. فعالیت‌های زمین ساختی در بعضی از نقاط، موجب حذف و در بعضی از نقاط موجب تکرار لایه بوکسیت شده است (شکل 6). آبخور بودن شدید بعضی از گمانه‌ها، نتایج به دست آمده از گمانه‌ها و مطالعه نمودار چاهه‌ها، نظریه فوق را در عمق نیز تأیید می‌کند. همان طور که اشاره شد، بهترین مورد این پدیده در روی زمین، تکرار افق بوکسیتی B در منطقه گلینی و در بین دولومیت الیکا است.

نمونه‌گیری از مغذه‌های بوکسیت حداکثر به فاصله 1/5 متر از آن انجام شده ولی از تراشه‌ها به صورت کانالی و پیوسته نمونه‌برداری شده وحداکثر فاصله هر نمونه یک متر است و این فاصله با تغییرات سنگ شناسی بوکسیت به کمتر از یک متر تعییر یافته است. به منظور مطالعه کمی و کیفی ماده معدنی، تهیه نقشه‌های هم ژرف و هم ستیرا جهت محاسبه ذخیره کانسار و نیز شکل آن، کانی شناسی و عناصر اصلی تشکیل دهنده بوکسیت مانند اکسیدهای آلومینیم، آهن، سیلیسیم و تیتانیم و عناصر فرعی بیش از 5000 نمونه در مرکز آزمایشگاه جاجرم و مرکز تحقیقات کرج مورد مطالعه قرار گرفته است. جدول 3 ترکیب شیمیایی بعضی از عناصر اصلی همراه با دامنه تغییرات آن را نشان می‌دهد. نتایج حاصل از مطالعه اکتشافی بوکسیت جاجرم همراه با مطالعات سطحی و عمقي، در حال حاضر وجود 22 میلیون تن ذخیره بوکسیت تا ژرافی 250 متری را در امتداد لایه بندی ماده معدنی با کیفیت بین 47 تا 48 درصد Al_2O_3 و حدود 10/5 درصد SiO_2 و مدل تقریبی 4/7 به اثبات رسانیده است. تغییرات شدید ریخت شناسی از باخته به خاور موجب شده که بوکسیت به دو روش روباز و زیر زمینی استخراج شود و این در حالی است که 80 درصد معادن بوکسیت جهان به روش روباز و بدون انفجار استخراج می‌شوند زیرا ستیرای باطله در روی ماده معدنی از 3 متر فراتر نمی‌رود و ماده معدنی نرم است، هر چند در بعضی موارد به علت سختی، ماده معدنی به کمک انفجار برداشت می‌شود (Neil et al., 1998) البته معادنی که به صورت زیرزمینی استخراج می‌شوند مانند معدن باکونی مجارستان (Beda et al., 1997) و همچنین بوکسیت در منطقه بارناس قیوناک یونان (Ing-Spyro et al., 2002) بسیار محدود می‌باشند.

بحث و نتیجه کیری

1) با توجه به مطالعات انجام شده، اولین مسئله قابل توجه در منطقه، ریخت شناسی ساختار کانسار است.

مانند تیتانیم، آلومینیم، آهن و سیلیسیم، کانیهای ثانویه خود را به ترتیب مانند آناتاز، گیپست، بوهمیت، گوتئیت، هماتیت و مونتموریلوبنیت تشکیل می‌دهند.

مطالعات اکتشافی

مطالعات اکتشافی در دو بخش سطحی و عمقي انجام شده است. بخش سطحی شامل تهیه نقشه‌های توپوگرافی، نقشه‌های زمین شناسی و زمین ساختی در مقیاسهای مختلف در فواصل 100 متری از یکدیگر است که در بعضی مواقع این فواصل به 50 متر کاهش یافته است. در بخش عمقي تاکنون 35000 متر حفاری در 350 حلقه گمانه با دستگاههای واپرلاین (Wireline) حفر و نمونه گیری شده است. شبکه حفاری اولیه به ابعاد $400 * 100$ متر در بعضی از نقاط مانند بلوك 6 گلینی که عدسیهای کارستی نسبتاً بزرگ مشاهده گردیده تا فاصله $25 * 25$ متر کاهش یافته است. در شکل 5 مقطع تیپ گلینی همراه با محل حفاری چند گمانه و رخمنون مربوطه دیده می‌شود. اطلاعات مربوط به تناوب رسوب گذاری و تکرار لایه بوکسیت بر اثر عملکرد زمین ساخت در عمق به وسیله این گونه عملیات اکتشافی حاصل شده است (شکل 6). در ادامه اکتشافات به منظور آگاهی از تغییرات ماده معدنی در امتداد طولی معدن 2 تونل به طول بیش از 350 متر حفرگردیده است. بر اساس حفاریهای انجام شده، ستیرای واقعی بوکسیت بین 2 تا 40 متر و ستیرای ظاهري 2 تا 100 متر متغیر است که البته از کیفیت یکسانی برخوردار نیستند و نیمرخ افق بوکسیت از سطح به پایین به طورکلی در برگیرنده لایه‌های زیر است:

- کائولن به ستیرای 0/75 تا 0/25 متر

- بوکسیت سخت به ستیرای بین 30 تا 2 متر

- بوکسیت شیلی به ستیرای بین 5 تا 3 متر

- کائولن پیریت‌دار به ستیرای 0/25 تا 1/5 متر.

به طورکلی تغییر کانی شناسی در نیمرخهای بوکسیت امری طبیعی است ولی در کانسارهای مختلف با هم فرق می‌کند (کلاگریو همکاران, 1382; Maclean, 1997; Leonid, 1999). ستیرای بوکسیت در کیفیت آن تأثیر بسزایی داشته است. بدین معنی که در کارستها و عدسیهای نسبتاً بزرگ و ستیر، بوکسیت کیفیت بالایی دارد، به گونه‌ای که اکسید آلومینیم آنها به 60 درصد میرسد. ولی جاهایی که ستیرای بوکسیت در آنها از 2 متر فراتر نمی‌رود، Al_2O_3 حدود 40 درصد و SiO_2 حدود 10 درصد و یا بیشتر است. در نتیجه کارستهای موجود در سنگ بستر، حوضچه‌های بسیار خوبی برای انباست و گرفتار شدن بوکسیت همراه با دیگر عناصر کم تحرک مانند





کم تحرک فراهم شده است و از درزهای مگاسکوپی و میکروسکوپی موجود در سنگهای کربناتی از محیط خارج شده‌اند. در نتیجه، زمینه تجمع عناصر بی تحرک مانند آلومینیم و تینایم و عناصر کم تحرک مانند سیلیسیم و آهن فراهم شده است. در نهایت، عناصر در شرایط مناسب و در یک فرایند طولانی کانیهای حاضر مانند دیاسپور، آناتاز، روتیل، هماتیت و کانیهای کائولینیتی را تشکیل داده‌اند.

(3) از نظر زمین ساختی، شرایط زمین ساختی نه تنها بر ریخت شناسی و ساختار کانسار تأثیر داشته، بلکه بر کانی شناسی و کیفیت بوکسیت نیز تأثیر بسزایی داشته است زیرا دیاسپور در ساختارهایی تشکیل می‌شود که تحت تأثیر زمین ساخت متوسط تا شدید قرار گرفته باشند (Bardossy, 1984) مانند بوکسیت تیمان روسيه که از نوع دیاسپور است (Leonid, 1999). بنابراین اگر تغییرات بسیار شدید می‌بود، کانیهای اصلی می‌باشد کرندوم و دیاسپور باشند. در جاهایی که اصلاً تحت تأثیر دگرگونی قرار نگرفته‌اند گیسیت و بوهمیت کانی اصلی هستند. به اعتقاد بسیاری از دانشمندان مانند باردوشی (1984)، والتون (1972)، شهریاری (1365) معمولاً کانی اولیه بوکسیت یعنی گیسیت با توجه به تأثیر فشارهای سنگ ایستایی ناشی از مواد روی آن و همچنین چین خوردگی و زمین ساخت با از دست دادن دو مولکول آب به بوهمیت و سپس در نتیجه دگرگونی خفیف به دیاسپور با یک مولکول آب و در شرایط دگرگونی شدید به کرندوم یعنی اکسید آلومینیم بدون آب تبدیل می‌شود. شهریاری (1365) دمای تبدیل بوهمیت و یا حتی گیسیت را به دیاسپور 375 درجه سانتی‌گراد بیان کرده است. به طور کلی دیاسپور، نتیجه عمل دگرگونی حرکتی و یا زمین ساخت متوسط است و تشکیل کرندوم نتیجه دگرگونی شدید می‌باشد. از دیگر شرایط تشکیل دیاسپور و شاموزیت که از کانیهای اصلی جاجرم می‌باشد، محیط بازی ضعیف و کاهیده می‌باشد، در صورتی که کانی هماتیت از کانیهای اصلی آهن دار جاجرم است و در کلیه نمونه‌ها گزارش شده است در محیط اکسیدی تشکیل می‌شود. لذا بر اساس نمودار ارائه شده توسط والتون (1972) برای تشکیل دیاسپور و هماتیت نیاز به محیطی با Eh خنثی است. این شرایط نشان می‌دهد که تشکیل دیاسپور در فرایندهای بسیار آرام با تغییر محیط از کاهشی به اکسیدی صورت می‌گیرد. در صورتی که نمودار متغیر بین دیاسپور و هماتیت و همچنین بین اکسید آلومینیم و آهن رابطه‌ای منفی را به نمایش می‌گذارد (شکل 7). بدین

ریخت شناسی ناهمانگ منطقه موجب ایجاد شرایط متفاوت در روش استخراج شده، به طوری که فقط دربلوک گلبینی استخراج به روش رویاز امکان پذیر است ولی در بقیه بلوکها مانند زو و تاگوئی، استخراج باید به روش زیرزمینی صورت گیرد، زیرا ارتفاع ستیغ کوه زو و تاگوئی از دشت جاجرم حدود 800 متر و سمترای سنگ پوش ماده معدنی به چند صد متر می‌رسد و مناطق صعب العبوری همراه با پرتگاههای مرتفع و غیر قابل دسترس را ایجاد کرده است. این درحالی است که استخراج 80 درصد معادن بوکسیت جهان به روش رویاز و بدون انفجار صورت می‌گیرد زیرا سمترای باطله در روی ماده معدنی از 3 متر فراتر نمی‌رود و ماده معدنی بسیار نرم است (Neil et al., 1998).

2) همبrij مشخص سنگ پوش و بستر با بوکسیت و نبود یک روز هوازدگی تدریجی، مشخص کننده لک منع مستقل تغییر بوکسیت است. به اعتقاد درویش زاده (1370) یک تغییر رژیم رسوبگذاری در سیمین پیشین در دوره لیاس در سراسر ایران به وجود آمده است. عدم رسوب گذاری در تریاس پسین و همچنین وجود رسوبات دریایی کمزوفا و قاره‌ای در زواراسیک پیشین و میانی، شرایط مناسبی را برای تشکیل کانسارهای بوکسیت، بولزه بوکسیت جاجرم فراهم کرده است. در شمال و قسمتهایی از ایران مرکزی، نخست مقداری گذاره بازالتی تشکیل شده و سپس در شرایط آب و هوایی گرم و مرتبط در تریاس، شرایط مناسب برای هوازدگی فیزیکی و شیمیایی ایجاد گردیده و در نهایت فرایند تشکیل بوکسیت انجام شده است. بدین معنی که بازالت‌های قاعده شمشک، محتمل‌ترین سنگ منشأ بوکسیت جاجرم هستند. بر اساس مطالعات چینه شناسی و جغرافیای دیرینه، محیط تشکیل کانسار جاجرم شبه قاره‌ای بوده و به تدریج با پیشروی دریا حوضه ژرفتر شده و تغییرات لازم در آن صورت گرفته است. ضمن اینکه مطالعات میکروسکوپی بافت‌های ائوییدی، پیزوییدی و بافت‌های آواری میکروکلاستیک، آرناتیتی، کنگلومرازی و همچنین وجود شکافهای ناشی از تراکم زل در پیزوییدها به ترتیب شرایط برخا و نابرخا برای تشکیل بوکسیت را نشان می‌دهد (جعفر زاده، 1379). بدین معنی که بوکسیت لاتریتی به صورت برخا بر اثر هوازدگی سنگهای بازالت تشکیل شده و سپس در اثر فرسایش به صورت تخریبی وارد حوضه رسوبی و سنگ بستر دولومیتی همراه با کارستها گردیده است. سپس در یک شرایط اشباع نا نیمه اشباع همراه با فشارهای سنگ ایستایی، به ترتیب زمینه خروج عناصر پرتحرک تا





نشان می‌دهد که درصد SiO_2 فعال در جاجرم گاه به بیش از 3 برابر میانگین بوکسیت دیگر نقاط دنیا میرسد. این امر علاوه بر افزایش مصرف سود سوز آور، به همان نسبت موجب از دست دادن اکسید آلومینیم نیز می‌شود ضمن اینکه این مقدار سیلیس از نظر خردایش بر سیستمهای خردایش و نرمایش تأثیر منفی بسزایی خواهد داشت. بویژه افقهایی که تفکیک بوکسیت سخت و شیلی در آنها امکان پذیر نیست موجب آمیختگی بوکسیت خوب با بوکسیت کم کیفیت می‌گردد و درنهایت موجب افت شدید کیفیت بوکسیت می‌شود.

(4) کانی دیاسپوری نسبت به کانیهای بوهمیت و گیسیت سختتر و مقاومتر است. لذا برای خردایش و انحلال و در نهایت استحصال آلومینا، نیاز به انرژی و سود سوز آور بیشتری خواهد بود.

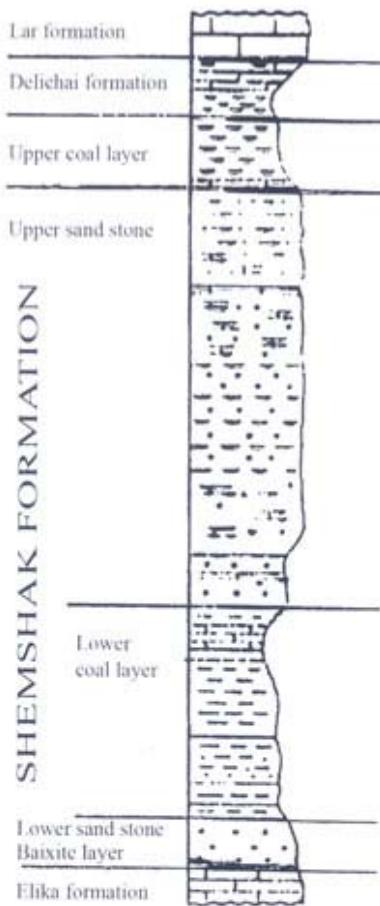
(5) وجود یک نیمرخ نسبتاً متفاوت به ترتیب از بالا به پایین شامل بوکسیت کائولینی یا شیلی، بوکسیت سخت، بوکسیت شیلی و در نهایت کائولن پیریت دار، در بیشتر نقاط افق بوکسیتی جاجرم دیده می‌شود. همان گونه که اشاره شد، درصد Al_2O_3 نسبت مستقیم با ستبرای افق بوکسیتی دارد (شکل 11 و 12). در صورتی که مطالعات طولی در تونل شماره یک هیچ گونه تغییری را نشان نمی‌دهد. بوکسیت کائولینیتی در سطح و بالای بوکسیت سخت با بوکسیت شیلی یا کائولینیتی زیر بوکسیت کاملاً ماهیت متفاوت داردند بین معنی که بوکسیت شیلی قاعده بر اثر غنی سازی بوکسیت سخت و آزاد شدن سیلیس و آهن از افق بالایی و تجمع آن در این افق بوکسیت تشکیل شده و وجود کانی پیریت به علت محیط کاهشی و آزاد شدن آهن و گوگرد موجود به وجود آمده است ولی بوکسیت شیلی لایه بالایی، از راه یک فرایند ثانویه توسط آبهای جاری و فعالیت کیاهی اتفاق افتاده است، ضمن اینکه فرایند غنی سازی بوکسیت سخت به طور آرام ادامه دارد.

(6) این مطالعات، وجود 22 میلیون بوکسیت را در امتداد لایه بندی با کیفیت 47 تا 48 درصد اکسید آلومینیم با 10 درصد سیلیسیم تأیید می‌کند.

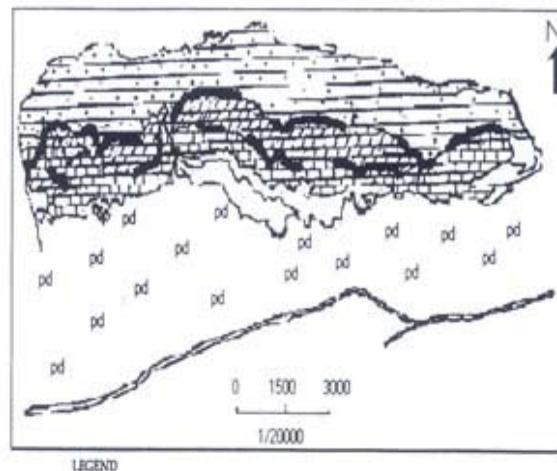
معنی که افزایش آلومینیم با کاهش آهن و سیلیسیم همراه است لذا در فرایند غنی شدگی بوکسیت، شرایط فیزیکوشیمیایی از محیط اکسیدی به کاهشی و احتمالاً با افزایش دما همراه است. زمین ساخت، بوکسیت را از حالت لایه‌ای اولیه به نوع گرابن ویا کارستهای کوچک و بزرگ و عدسی مانند تبدیل کرده که این پدیده در زمان حفاری مشخص شده است. شکل 8 تصویر شماتیک بوکسیت و ارتباط آن با کارستهای کوچک و بزرگ سنگ بستر را نشان می‌دهد. کارستها، با اندازه‌های مختلف، بیشتر بر صفحه گسلی منطبق بوده و ضمن اینکه جایگاه بسیار مناسبی برای تشکیل بوکسیت با آلومینیم نسبتاً بالا (50 تا 60 درصد) را فراهم نموده‌اند از جمله بهترین شرایط اشباع شدگی را نیز برای تشکیل دیاسپور به وجود آورده‌اند. به اعتقاد والتون (1965) دیاسپور ناحیه پیرمیس فرانسه در شرایط اشباع طولانی آب راک زیرزمینی تشکیل شده‌اند. ضمن اینکه دیاسپور (AlOOH) و گوئیت (FeOOH) همربخت هستند و ممکن است تا چند درصد جایه جایی مولکولی در شبکه دیاسپور (حدود 10 تا 20 درصد) یا در شبکه گوئیت (حدود 40 درصد) رخ دهد. بوهمیت و گیسیت در نتیجه نفوذ شدید آبهای زیرزمینی به داخل زون تشکیل شده در حالی که شاموزیت در شرایط دریابی نزدیک ساحل و در محیط کاهشی تشکیل می‌شود.

مطالعه رابطه ستبرای بوکسیت نسبت به مدول و همچنین درصد Al_2O_3 و تیتان در این گونه کارستها نشان می‌دهد که کیفیت بوکسیت و تیتان به عنوان عناصر بی تحرک با ستبرای آن نسبت مستقیم دارد و به همین نسبت از درصد اکسید سیلیسیم و آهن به عنوان عناصر کم تحرک کاسته می‌شود. شکلهای 9 و 10 این روابط را نشان می‌دهند. تشکیل کانی دیاسپور در این شرایط یکی از مهمترین مسائل فناوری در تولید آلومینیاست زیرا فرایند تولید آلومینا از بوهمیت و گیسیت نسبت به دیاسپور به مراتب ساده‌تر، متداول‌تر و کم هزینه‌تر است. فعالیتهای زمین ساختی در جاجرم، موجب تشکیل بوکسیت سخت با بافت پلیتومورفیک شده است، ولی این تغییرات در حد دگرگونی شدید و تبلور دوباره نیووده تا تبلورهای نسبتاً درشت با حاشیه‌های مشخص و سختی متفاوت با زمینه و کانه‌های بافت ساز را به وجود آورد که امکان غنی سازی فراهم شود. لذا با توجه به نوع بافت و ساخت بوکسیت جاجرم، امکان هیچ گونه کانه آرایی وجود ندارد (ملائی، 1994). همچنین مقایسه بوکسیت جاجرم با بوکسیتهای نقاط دیگر دنیا مانند هند، گینه، استرالیا و غیره





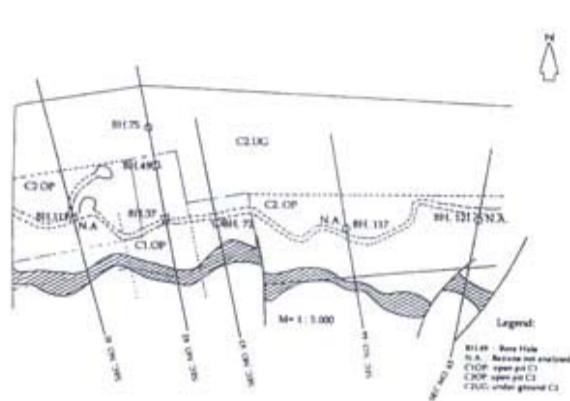
شکل 2- مقطع شماتیک سازند شمشک



شکل 1- نقشه زمین شناسی بوکسیت جاجرم

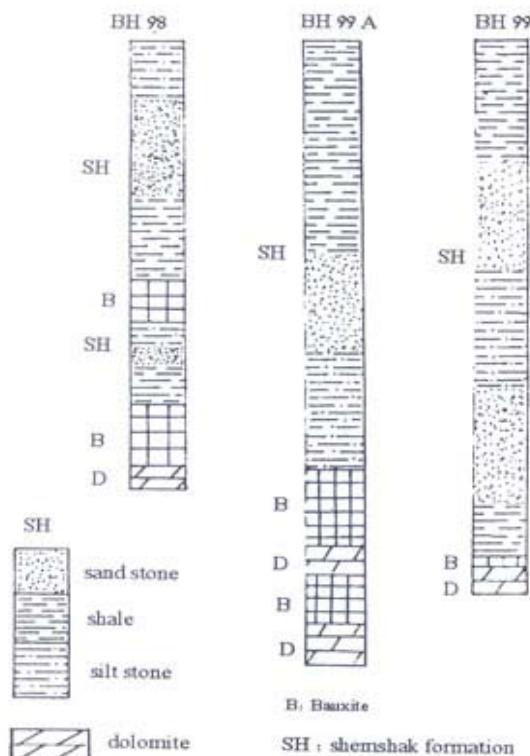


شکل 4- رخمنون ساخت کاسار (حک، خوب مقیاس به طرف جنوب

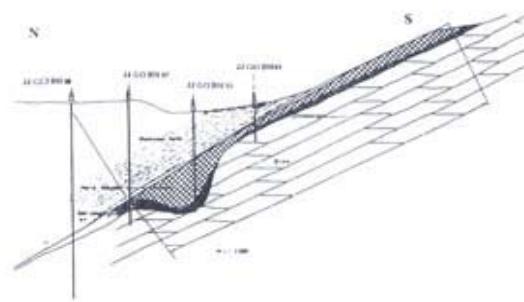


شکل 3- نقشه زمین ساخت کاسار (حک، خوب مقیاس (1/5000

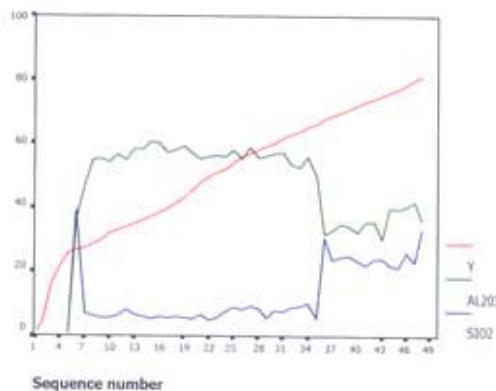




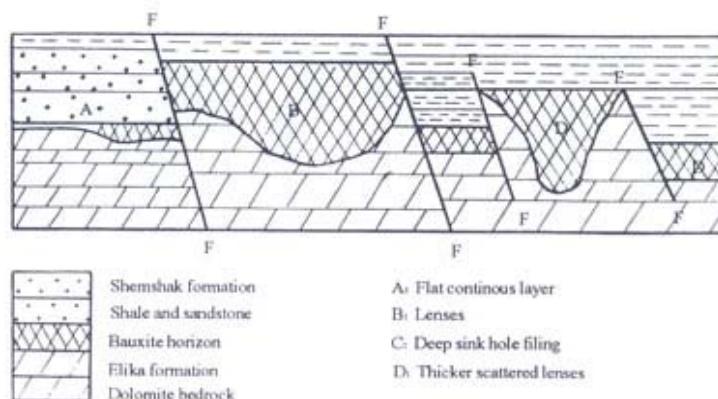
شکل 6- اطلاعات مربوط به چاه پیمایی چند گمانه، تناوب رسوب گذاری و تکرار لایه‌های بوكسیت به دلیل فعالیتهاي زمين ساختي



شکل 5- مقطع تیپ گلینی همراه با چند گمانه (گروه اکتشاف مقیاس 1/2000)



شکل 7- نمودار تغییرات درصد Al_2O_3 و SiO_2 نسبت به ژرفای



شكل 8- تصوير شماتيك بوكسيت و سنگ بستر(بدون مقایس)



جدول 1- ستون چینه شناسی منطقه معدن بوکسیت جاجرم با بازنگری (از افشار حرب، 1979)

سنگهای تشکیل دهنده	سن	سازند
آهک فسیل دار مارن و آهک شیل، ماسه سنگ، شیل زغالی	زوراسیک پسین زوراسیک میانی زوراسیک پیشین	8 - لار 7 - دلیجای 6 - شمشک
افق بوکسیت B		
دولومیت بلورین خاکستری به سنتراژ 200 متر با قاعده‌ای از شیلهای سرخ کم سنتراژ ولی رنگ مشخص آن این بخش را از سازندهای بالایی و پایینی جدا می‌سازد. سنگ آهک و شیل	تر یاس پرمین پسین	5- الیکا 4- نسن
افق بوکسیت A		
248 متر ماسه سنگهای آهک و دولومیت اسپاری متراکم 98 متر تناوی از آهک فسیل دار دولومیت ، شیل و ماسه سنگ.	کرینیفر پیشین دونین پسین	3- مبارک 2- خوش بیلاق
492 متر دولومیت ماسه با لایه‌بندی مشخص ماسه سنگ و گچ	دونین پیشین	1- پادها

جدول 2- ترکیب شیمیایی افق بوکسیت A
(Mo=Module)

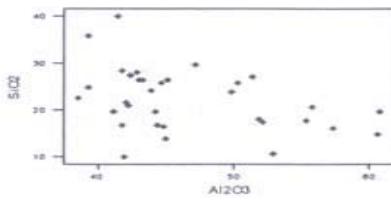
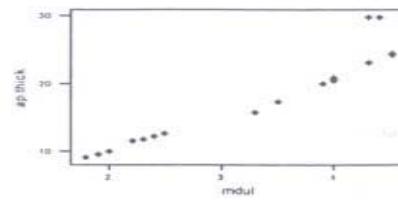
NO.	Fe ₂ O ₃	Al ₂ O ₃	SiO ₂	TiO ₂	CaO	MgO	LOI	Mo
j1	6	35.5	39	4	0.3	0.3	12.7	1.02
j2	38.5	32.9	13.6	4	0.8	1.2	8.9	2.42
j3	9.7	36	35.7	4	0.4	0.3	12.4	1.01
j4	55.4	16.2	9.6	2.6	6.1	0.7	10.3	1.69
j5	23.4	38.4	19.4	4.4	1.2	0.3	10.8	1.98
j6	13.8	33.4	32.2	4	0.5	0.4	14.4	1.09
j7	18.8	37.7	15.9	4.7	1	0.4	11	2.37
j8	18.5	39.8	23.5	4.8	0.4	0.3	11.2	1.69
j9	21.5	43.9	10.5	5.4	4.7	0.2	13.4	4.18
j10	11.3	31.9	34.6	4	3.6	0.2	13.8	1.05
j11	18.8	32.9	26.7	4.1	4.1	0.1	13	1.23
j12	10.6	36.3	31.4	4.3	1.2	0.2	13.7	1.14
j13	18.8	40.1	21.7	5.7	1	0.3	10.3	1.85
j14	14.1	34.2	30	3.6	0.3	0.2	15.4	1.14
j15	16.6	37.3	24.8	4.3	2	0.3	12.7	1.5
j16	30.4	34.4	16.1	4.3	0.6	1.4	12.39	2.14
j17	28.6	40.9	12.3	5.2	0.6	0.8	11.3	3.33
j18	38.8	31.3	13.3	6.1	0.5	1	9	2.35
l19	13.7	41.9	24.5	5	0.4	0.5		





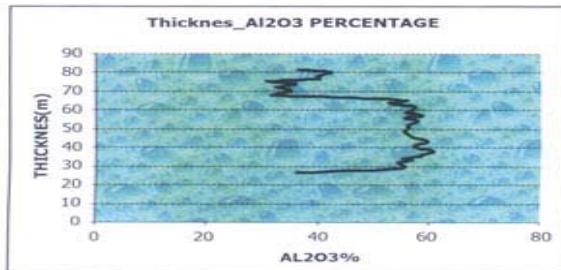
جدول 3- ترکیب شیمیایی کلی بوکسیت جاجرم از گمانه‌های مختلف

Char.sample No.3	Fe ₂ O ₃	Al ₂ O ₃	SiO ₂	TiO ₂	CaO	MgO	LOI
BH3-O2	6.9	44.8	28.2	4.9	0.2	0.2	12.5
BH3-O5	11.7	39.3	29.9	4.1	0.7	0.2	12.6
BH4-1	25	47.8	7	4.8	2.5	0.2	12.1
BH4-2	29.2	40.7	6.9	4.6	4.9	0.2	12.9
BH4-3	24.9	40.5	9.5	4.1	6.8	0.3	13.9
BH6-3	23.6	50	7.6	5.3	0.5	0.7	12
BH12-O3	20.1	50.4	8.5	5.5	2.2	0.3	11.8
BH15-O3	10.8	57.8	8.3	7.1	0.3	0.2	12.5
BH19-O1	26.5	40.2	7.3	4.9	2.1	0.2	13.8
BH19-O2	22.8	44	9.5	5.3	4.1	0.4	13.7
BH19-O6	23.6	43.2	11.3	4.8	3.3	0.2	11.9
BH19-O8	27.2	41.8	12.2	5.2	1	0.5	11.1
BH19-O9	24.2	46.5	9	5.9	0.7	0.5	11.9
BH19-O10	26.4	41.7	12.9	5.1	0.5	0.6	11.6
BH20-2-27	23.3	42.7	11.9	4.9	2.8	0.6	12.9
BH20-3-28	22.8	47.2	8.7	5.7	2.2	0.6	12.4
BH20-5-30	22.1	48	5.9	5.5	2.7	0.6	12.7
BH20-6-31	18.2	50.5	10.4	5.9	0.8	0.4	12.1
BH22-1-56	12.6	44.8	21	5	1.4	0.2	12.4
BH22-6-61	19.3	49.6	7.1	6.2	2	0.6	13.4
BH22-	7.62	58.8	9.1	7.3	0.4	0.1	13.1
BH22-8-63	11.7	55.4	9.2	7	0.1	0.1	13.4
BH24-5-13	23	47.5	7.7	5.1	0.7	0.7	13.2
BH-24-6-14	14.3	56.5	7.4	5.6	0.3	0.3	12.6
BH26-O2	27.6	40.5	7.7	3.7	1	1	16.1
BH26-O5	28.7	49.7	1.3	5.3	0.3	0.3	11.9
BH26-O8	20.8	52.4	5.2	6.1	0.3	0.3	12.5
BH26-12	18.5	54.2	5.8	6.2	0.3	0.3	12.8
BH5-1-36	14.5	54.4	8.3	6.5	0.3	0.3	13.5
BH5-2-37	13.5	57	8	6.6	0.4	0.4	13
BH5-3-38	20.2	45.7	14.9	4.9	0.4	0.4	12.3
BH6-2	30.5	39	12.3	4.5	0.7	0.7	11.3
BH8-O1	24.8	42.7	15	4.8	0.7	0.7	11.3
BH8-O2	21.2	46.8	12.5	5.2	0.6	0.6	12
BH8-O3	11.7	47.3	21.5	4.6	0.3	0.3	12.7
BH12-O4	30.1	40.5	11.6	4.4	0.7	0.7	10.9
BH14-O4	31.2	40.9	9.9	4.3	0.5	0.5	10.9
BH15-O1	17.3	48.6	13.9	5.2	0.3	0.3	12
BH15 O2	29.9	40.8	12.4	5.4	0.9	0.9	10.2
BH15-3	10.9	39.3	30.6	4.5	0.2	0.2	12.6

شكل 10- نموگراف SiO_2 و Al_2O_3 

شكل 9- نموگراف مدول و ستربرای واقعی و ظاهری





شکل 11- تغییرات بوکسیت نسبت به ژرفای

کتابنگاری

- بذرافشان، ع. ا.، جلیلیان ، ع. ا.، قندهاریان، ا.، 1371- تهیه و تولید آلومینا از بوکسیت منطقه جاجرم . فصلنامه تحقیق شماره 7
 بزرگ ابراهیمی، ا.، 1373- انتخاب بهترین روش برای باز کردن معدن زیرزمینی در کانسار بوکسیتی جاجرم. پایان نامه فوق لیسانس . دانشگاه تهران.
- پرتوآذر، ح.، 1374- زمین شناسی ایران ، سیستم پرمین در ایران . طرح کتاب ، سازمان زمین شناسی کشور.
- جمشید پور، ن.، 1366- مطالعه البرز با نگاه ویژه به سازند شمشک. پروژه کارشناسی.
- درویش زاده، ع.، 1370- زمین شناسی ایران ، نشردانش امروز.
- شرکت ایتك، 1374- آشنایی با طرح و پروژه های آن . وزارت معادن و فلزات، طرح تجهیز معدن و احداث کارخانه تولید آلومینا از بوکسیت شهریاری، م.، 1365- ذخایر بوکسیت کارستی (با بسته کربنایه) . جهاد دانشگاهی دانشگاه تهران.
- گروه اکتشاف، 1374- گزارش اکتشافی. وزارت معادن و فلزات، طرح تجهیز معدن و احداث کارخانه تولید آلومینا از بوکسیت گروه اکتشافی جاجرم 1370 . گزارش عملیاتی 1370 . علوي نائینی، م.، 1372- زمین شناسی ایران ، پالئوزوئیک ایران . طرح تدوین کتاب ، سازمان زمین شناسی کشور.
- قصرانی، ج. ر.، 1374- اکتشافات مقدماتی بوکسیت جهان آباد (کال جعفر آباد) . پایان نامه فوق لیسانس دانشگاه صنعتی امیرکبیر.
- من، ف.، شرفی، ع. ا.، 1375- ترجمه اصول ژئوشیمی نوشته بربان میسون و کارلتون من. جاپ دوم انتشارات دانشگاه شیراز ملایی، ح.، 1373- مطالعه اکتشافی و تکنولوژیکی بوکسیت جاجرم جهت تولید آلومینا . چهارمین سمپوزیوم معدن کاری ایران . دانشگاه یزد.
- ملایی، ح.، آریایی، ع.ا.، عباسیان ، م.، 1371- ویژگیهای تقادیس زو و ارتباط آن با ژئوشیمی و ژنز بوکسیت در ناحیه جاجرم (استان خراسان) . اولین سمپوزیوم زمین شناسی شرق ایران . دانشگاه فردوسی مشهد .
- ناصری، م. ، 1382 - کاری شناسی و ژئوشیمی بوکسیت جاجرم - پایان نامه کارشناسی ارشد زمین شناسی (گرایش زمین شناسی اقتصادی) - دانشگاه فردوسی مشهد .

References

- Alluterv-FKI ,1987 - Techno-Economic opportunity study with Bench-Scale testing of bauxite for the Islamic Republic of Iran.
- Baksa,Gy., Sitkei,F., Szabo,B., Grelinger,G., Vallo,F., Balogh, Z. ,2002- Production of special aluminum hydroxides at the Ajka Alumina Plant of MAL Hungarian Aluminium Company. Mining ,Metallurgy Millennium. M3 .University of Vienna. Germany .
- Balkay, B. and Samimi Namin, M.,1994 - Preset state the search for bauxite in Iran. Geological Survey of Iran.
- Bardoss, G.Y. and Aleva, G.Y. Y.,1990- Lateritic Bauxites.Akademia,Kiado.Budapest 646p.
- Boda,E., Dioszegi, S.,2002- New possiblities in underground minning of dep sinkhole type karst bauxite at Bakonyi Bauxite Mines in Hungry. Mining Metallurgy Millennium. M3 . University of Vienna. Germany.
- Butty,D.E. and Chapellaz,C.A.,1984- Bauxite Genesis. proceeding of the 1984 Bauxite Symposium February 27-March1.Edited by Leonard Jacob, Jr.
- Davoodi M.Gh., Heidar,M.R., Janfada,M., khabazade,H., Dashtebazoog, A.R. ,2002- Characterization of Alborz,Zagros and Central Iranian Plateau Bauxites for tub Digestion Processing.Mining , Mining ,Metallurgy Millennium .University of Vienna .Germany .
- Harben, P.W. and Dickson, E.M. ,1984- World distribution of Metal Grade Bauxite. Bauxite proceeding of the 1984 Bauxite Symposium February 27- March1.Edited by Leonard Jacob, Jr7-
- Henderson III, F.B., Penfeild, Gh.T. and Grubbs, D. K. ,1984- Bauxite exploration by satellite. proceeding of the 1984 Bauxite Symposium February 27- March1.Edited by Leonard Jacob, Jr.
- Hill.V.G.and Slavko Ostojic,1984- The characteristics and classification of bauxite. proceeding of the 1984 Bauxite Symposium February 27- March1.Edited by Leonard Jacob, Jr.





- Ikonnikov, A. B. ,1984- notes on geology of bauxite deposits in China. proceeding of the 1984 Bauxite Symposium February 27- March1.Edited by Leonard Jacob, Jr.
- Lancashire, R.J. ,2003- The chemistry and processing of Jamaican Bauxite.The Department of Chemistry ,University of the West Indies.Mana Camus,Kingston7 Jamaica.
- Lancashire, R.J.,1982- Bauxite and Aluminum production .Education in Chemistry. pp62-Roskill World Material Overview. (2002). Aluminum Production. Bauxite and Alumina Report on Metal and Mineral. World Aluminum Organization .home of the international Aluminum institute.
- Macleon, W.H. ,1990- Mass change calculation in altered rock series. Mineralium Deposit vol.25 pp44-49.
- Macleon,W.H., Bonavia, F.F. and Sanna, G.,2002- Argillite debris converted in bauxite during karst weathering Evidence from immobile element geochemistry at the Olmedo Deposit ,Sardinia. Mineralium Deposit vol 32 pp607-616.
- Mensah, Addai J., Gerson,A.R., Zheng,K., Odea,A., Smart, R.St.C., Work, I.,1997- The precipitation mechanism of sodium aluminosilicate Scalen Bayer Plant. 1997 TMS Annual Meeting.Alumina and Bauxite Technology.
- Miason, B. ,1966- Principles of geochemistry.Third edition.John Wiley and Sons.
- Mollai, H. ,2002- The economic importance of Jurassic system in Iran ,with special reference of the Shemshak Formation .6th International Symposium on Jurassic system 12-22 September 2002, Torino ,Italy.
- Mollai, H. and Torshizian ,2002- The importance of Jurassic sedimentation in the north and north east of Iran, with special reference to the Shemshak and Mozduran Formation.16th International Sedimentological congress ,8TH -12TH July 2002 RAU University Johannesburg South Africa
- Mollai,H. ,1994- Geology, Mineralogy and Beneficiation of Jajarm Bauxite, NW of Mashhad , Iran. International symposium, Recent Trend Beyond 2000AD,Nagpur,India 1994.
- Mordberg, L.E.,1999- Geochemical Evolution of a Devonian Diasporic –Crandallite –Svanbergite - bearing weathering profile in Middle Timan, Russia. Journal of geochemical Exploration.Vol 66 .pp353-361
- Nandi, A.K.,2002- Processing low alumina bauxite. Mining Metallurgy Millennium. M3. University of Vienna. Germany.
- Neil N.B. and PaoloLozi, G. ,1984- Bauxite.Geoscience Canada Volume 20 No.1Otis M. Clarke , Jr.(1984) .Bauxite deposit of the United States. proceeding of the 1984 Bauxite Symposium February 27- March1.Edited by Leonard Jacob, Jr.
- Ozturk,H., Hin,J.R. and Hanlet,N. ,2002- Genesis of the Dogan Kuzu and Mortas Bauxite Deposits ,Taurids Turkey: Separation of Al, Fe and Mn implication for Passive Margin Metallogeny. Journal of Economic Geology Vol.97 pp1063-17
- Patterson, S.H.,1984- Bauxite and Non bauxite Resources an update. Bauxite proceeding of the 1984 Bauxite Symposium February 27- March1.Edited by Leonard Jacob, Jr.
- Pepos,Th., Christay,N.K. ,2002- Bauxite Mining Activities of Silver and Baryte Ores Ming Co S.A. Metallurgy Millennium. University of Vienna. Germany
- Plunkert, P.A. ,2001- Bauxite and Alumina. U.S.Geological Survey .Minerals Year book.- Pengzhiheng, Lixiaobin.(1997). A study of desilication of alumina solution with HCAC. 1997 TMS Annual Meeting.Alumina and Bauxite Technology.
- Rayzman, V.L and Shcherban, S.A. ,1997- Recovering Alumina, Silica and by products from caolash through the use of process for silicon pre-extraction.1997 TMS Annual Meeting ,Alumina and Bauxite Thecnology Russia. M3 . Mining Metallurgy Millennium. M3 . University of Vienna. Germany.
- Tillit-D. ,1998- Models of bauxitic pisolith genesis : Data from Weipa Queensland.Centre for Australian Regolith studies.
- W. Tedder, D., 1984 - Bauxite residue fractionation with magnetic separation. Bauxite. Leonard Jacob, Jr. Editor.
- White, W.M.,1999- Geochemistry .online geochemistry web site.
- World –Aluminium organization ,2000- Aluminium s Economic Contribution. Home of the international aluminium institute.htm

*دانشگاه آزاد اسلامی مشهد، دانشکده علوم، گروه زمین شناسی

*Dept. of Geology, Faculty of Sciences, Islamic Azad University of Mashad

