



IRANIAN SOCIETY of
CRYSTALLOGRAPHY
and MINERALOGY

IRANIAN JOURNAL of
CRYSTALLOGRAPHY
and MINERALOGY

Vol. 17, No. 4, Winter 1388/2010

Study of geochemistry and mineralogy in Karmozd coal Basin Central Alborz, Mazandran Province.

Mohsen Gholipour^{1*}, Ahmad Mazaheri², Mostafa Raghimi³, GolamHossein Shamanian³

1- Islamic Azad University of Gorgan, Young Research Club.

2- Geology Department, Faculty of Science, Ferdowsi University of Mashhad.

3- Geology Department, Faculty of Science, Golestan University.

(Received: 29/9/2008, in revised form: 26/7/2009)

Abstract: The Karmozd coal mine in Mazandaran Province (Iran) is one of the largest and oldest active coal mines in Central Alborz Coal Basin. A complete geochemistry and mineralogy characterization of Karmozd coal has been conducted in summer, 2005 by sampling of coal, coal tailing and country rock coal Basin. The coal layers (Lias) is embedded in the middle of Karmozd lithostratigraphic unit. It is composed of a sequence of fine to coarse grain sandstone, and fine grain conglomerate along with shale and argillite. These coals are classified as low sulphur, ash group. Mineralogy and geochemistry results indicate that, excluding P₂O₅, all main oxides are related to the existing minerals within the coal layers. So that on the basis of correlation matrix, cluster analysis and principle component analysis (PCA), a strong and meaningful relationship exist between the amount of "SO₃-Fe₂O₃" and "CaO-MgO-MnO" which classify them into two distinct groups. The first group is originated from syngenetic pyrite and the second one from epigenetic calcite and dolomite. Presence of minerals such as clay minerals, quartz and anatase with detrital origin cause the relationship between oxides of "SiO₂", "Al₂O₃", "Na₂O+K₂O" and "TiO₂" become much weaker than other oxides. On the basis of our study, the amount of minor and rare elements except Cl, are related to inorganic material in coal. As the origin of "heavy metals", "V-Rb" and "Y, U, Th, W, Mo, Zr, Ce, Nb, Ba and Sr" related to sulfide minerals, clay minerals and rock source respectively. The concentratin of TiO₂ and most minor and trace elements in Karmozd's Coal are much more than that of the world coals.

Keywords: *Geochemistry, mineralogy, Coal, Karmozd coal Basin, Central Alborz, Iran*

*Corresponding author, Tel.: +98 09358270553, Fax: +98 (0111) 3297859, E-mail: gholipour_mohsen@yahoo.com



بررسی ویژگی‌های ژئوشیمیایی و کانی‌شناسی زغال سنگ‌های حوزه زغالی کارمزد، البرز مرکزی، استان مازندران

محسن قلی‌پور^{۱*}، سید احمد مظاہری^۲، مصطفی رقیمی^۳، غلامحسین شمعانیان^۳

۱-دانشگاه آزاد اسلامی واحد گرگان، باشگاه پژوهشگران جوان

۲-گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه فردوسی مشهد

۳-گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه گلستان

(دریافت مقاله: ۸۷/۷/۸ ، نسخه نهایی: ۸۸/۵/۵)

چکیده: معادن کارمزد در استان مازندران (ایران) به عنوان یکی از بزرگترین و قدیمی‌ترین مناطق تولیدکننده زغال سنگ در حوزه زغالی البرز مرکزی مطرح است. در تابستان ۸۴ به منظور بررسی ویژگی‌های ژئوشیمیایی و کانی‌شناسی زغال سنگ‌های حوزه زغالی کارمزد، از زغال سنگ، سنگ میزبان و باطله‌های زغالی، نمونه بردارهایی انجام گرفت. از نظر زمین‌شناسی تمام لایه‌های قابل کار زغال سنگ در سری میانی کارمزد با سن لیاس قرار دارند که شامل تناوبی از ماسه سنگ‌های درشت دانه، کنگلومراei ریز دانه، ماسه سنگ‌های ریز دانه خاکستری، همراه با لایه‌های شیل و آرژیلیت است. این زغال سنگ‌ها در گروه کم گوگرد و کم خاکستر رده‌بندی می‌شوند. بر اساس نتایج کانی‌شناسی و ژئوشیمی جز اکسید فسفر P_2O_5 اکسیدهای دیگر به کانی‌های موجود در زغال سنگ وابسته‌اند. نتایج ماتریس همبستگی، آنالیز خوش‌های و آنالیز مولفه اصلی نشان می‌دهد، بین درصد اکسیدهای CaO - MgO - Fe_2O_3 - SO_3 - TiO_2 - Na_2O - K_2O و MnO رابطه معنادار و مثبتی وجود دارد و در دو گروه مجزا قرار می‌گیرند. این اکسیدهای به ترتیب با کانی‌های پیریت با خاستگاه سین ژنتیک و کانی‌های کلسیت و دولومیت با خاستگاه اپی ژنتیک است. ارتباط مثبت بین درصد اکسیدهای SiO_2 , Al_2O_3 , TiO_2 و Na_2O به مراد ضعیفتر از گروه‌های دیگر است می‌باشد؛ که به دلیل حضور کانی‌های رسی، کوارتز و آناتاز با خاستگاه آواری است. براساس نتایج به دست آمده مقدار عناصر جزئی و نادر جز Cl به اجزای معدنی در زغال سنگ وابستگی دارند؛ به طوری که خاستگاه فلزات سنگین، عناصر V - Rb و Y - U - Th - W - Mo - Zr - Nb - Ce - Ba - Sr به ترتیب به کانی‌های سولفیدی، کانی‌های رسی و سنگ‌مادر وابسته‌اند. در زغال سنگ‌های کارمزد تمرکز TiO_2 و اغلب عناصر جزئی و نادر بیشتر از زغال سنگ‌های جهان است.

واژه‌های کلیدی: ژئوشیمی، کانی‌شناسی، زغال سنگ، حوزه زغالی کارمزد، البرز مرکزی، ایران.

مقدمه

های زمانی مختلف بیانگر آن است، شرایط زمین ریخت-شناختی و هیدروشیمی محیط تشکیل، بیوشیمی و هیدروشیمی مراحل زغالی شدن و اجزای آلی در تمرکز این

اخیراً پژوهش‌های زیادی در زمینه محتويات عناصر بخش آلی و معدنی زغال سنگ‌ها صورت گرفته است [۱-۳] پراکندگی شدید عناصر جزئی در زغال سنگ‌های مختلف جهان در دوره-

و البرز شرقی جدا از یکدیگر قرار دارند. بیش از ۵۰ معدن زغال سنگ در این حوزه‌ها فعال‌اند. معادن کارمزد به عنوان یکی از بزرگترین و قدیمی‌ترین مناطق تولید کننده زغال سنگ در حوزه زغالی البرز مرکزی مطرح است. این معادن از سال ۱۳۵۰ تاکنون فعال بوده و همچنان در حال گسترش است. منطقه مورده بررسی بین طول‌های جغرافیایی $5^{\circ} ۵۲' \text{ تا } ۷^{\circ} ۵۳'$ و عرض‌های جغرافیایی $۳۶^{\circ} \text{ تا } ۱۰^{\circ} ۳۶'$ در استان مازندران و زیرحوزه چرات واقع شده است (شکل ۱-ب).

ناحیه کانسار زیرآب-کارمزد با یال شمالی تاقدیس البرز یعنی چین خوردگی بزرگی در فاز آلپین منطبق است [۷]. ساختار منطقه مورده بررسی با چین خوردگی‌های ساده مشخص می‌شود. در دره تالار، مجموعه زغال‌دار تریاس فوقانی و ژوراسیک تحتانی (سری کارمزد) گسترش زیادی دارد که از نظر چینه‌شناسی مشابه سازند شمشک است، و توسط آسترتو (۱۹۶۶) در البرز مرکزی تشریح شده است. مقطع چینه‌شناسی منطقه زیرآب-کارمزد در شکل (۱-پ) دیده می‌شود. ضخامت کلی سری کارمزد در منطقه زیرآب-کارمزد به ۱۵۰۰ متر می‌رسد. قشر زغال دار بر اساس لیتولوژی به پنج بخش تقسیم می‌شود که شامل تنابوی از ماسه سنگ، شیل، آرژیلیت و گنگلومرا همراه با لایه‌های زغالی و لایه‌های نازک زغال‌دار است. تمام لایه‌های قابل استفاده در سری میانی کارمزد واقع شده است که شامل لایه‌های ۱۱، ۱۲، ۱۳ و ۱۴ است [۷].

زغال‌های کانسار زیرآب-کارمزد از نظر ترکیب سنگ-شناختی به دو گروه اصلی تقسیم می‌شود. زغال‌های لایه ۱۱، ۱۲ و ۱۳ اساساً ویترینیت ($۹۱\%-۹۴\%$) و تقریباً فاقد اجزای لاغر شونده‌اند، در صورتی که اجزای زغال‌های لایه ۴ دارای اجزای ریز و پیچیده‌تر است و مقدار ویترینیت آن ۷۵% تا ۷۲% درصد و مجموع اجزای لاغر شونده آن ۲۵% تا ۱۰% درصد در نوسان است. نوع زغال گروه اول به اولترا کلارین و گروه دوم به کلارین، دورین- کلارین و کلارین-دورین وابسته‌اند. مرحله دگرگونی زغال‌ها از بالا به پایین مقطع افزایش می‌یابد. زغال‌های لایه‌های ۱۳ از نوع گازی در مرحله دگرگونی بالا ($R = ۸۲$)، زغال‌های لایه‌های ۱۲ و ۱۱ از نوع چرب با دگرگونی کم ($R = ۸۴$) و زغال‌های لایه ۴ نیز از نوع چرب ولی با مرحله دگرگونی مناسب‌تر ($R = ۸۶$) قرار دارند. میانگین ارزش گرمایی زغال سنگ کانسار کارمزد (Kcal/Kg) ۸۲۳۴ است [۸].

ضریب زغال‌خیزی صنعتی منطقه بالغ بر $۰/۵$ تا ۱ درصد [۸]، و ذخیره اولیه معادن کارمزد ۳۴ میلیون تن است. تا سال

عناصر نقش مهمی ایفا می‌کنند [۱]. مهم‌ترین عناصر اصلی در زغال سنگ شامل Fe, Mg, Ca, Al و Si است. این عناصر اغلب در بخش‌های معدنی و در درز و شکاف‌های موجود در زغال سنگ قرار می‌گیرند و با کانی‌های رسی، کربنات‌ها و سولفیدها در ارتباطند [۱، ۲]. برای مثال بخش اصلی کانی‌های موجود در زغال سنگ حوزه سیلیسا^۱ را کانی‌های رسی و کربنات‌ها تشکیل می‌دهند [۳]. تاکنون ۷۹ عنصر در زغال سنگ‌های آمریکا گزارش شده است [۴].

تمرکز عناصر جزئی بین $۱۰۰۰-۱۰۰۰۰ \text{ ppm}$ و عناصر نادر کمتر از ۱۰۰ ppm متغیر است [۱]. میزان پراکنده‌گی این عناصر در زغال سنگ‌های حوزه‌های زغالی مختلف جهان بسیار متغیر است. به عنوان مثال مقادیر Se در زغال سنگ‌های فنلاند برابر با ۱۸ ppm است در صورتی که این مقدار برای نهشتنه‌های کانادا، آمریکا و چین به ترتیب $۰/۷۵ \text{ ppm}$ و $۰/۲۸ \text{ ppm}$ در زغال‌های فنلاند $۶/۲۲ \text{ ppm}$ است. میزان As در زغال‌های آمریکا و چین ۳۴۰ ppm است در حالی که میانگین آن برای زغال‌های آمریکا و همکاران [۶] ضمن بررسی عناصر جزئی و نادر در زغال سنگ‌های چین دریافتند که غالب عناصر جزئی و نادر در این زغال سنگ‌ها بیشتر از زغال سنگ‌های دیگر جهان است و میانگین هندسی آن از زغال‌های آمریکا نیز بیشتر است.

معدن زغال سنگ کارمزد در البرز مرکزی، یکی از قدیمی‌ترین معادن زغال سنگ ایران است که از سال ۱۳۵۰ تاکنون فعال بوده و هنوز در حال گسترش است. علی رغم بررسی‌های گسترده در ارتباط با زمین‌شناسی، ویژگی‌های کیفی و سنگ‌شناختی زغال سنگ‌های معادن کارمزد انجام شده است، ولی تاکنون بسیاری از جنبه‌های کانی‌شناسی و ژئوشیمیایی زغال سنگ‌های حوزه کارمزد بویژه میزان غنی-شدگی اکسیدهای اصلی و عناصر جزئی و نادر و نحوه ارتباط آنها با ترکیبات کانی‌شناسی و اجزای آلی و نیز خاستگاه ترکیبات معدنی در این زغال سنگ‌ها مورد توجه قرار نگرفته است. بنابراین این بخش از بررسی‌های به عنوان هدف‌های اساسی در این مقاله تعریف و به اجرا در آمده است.

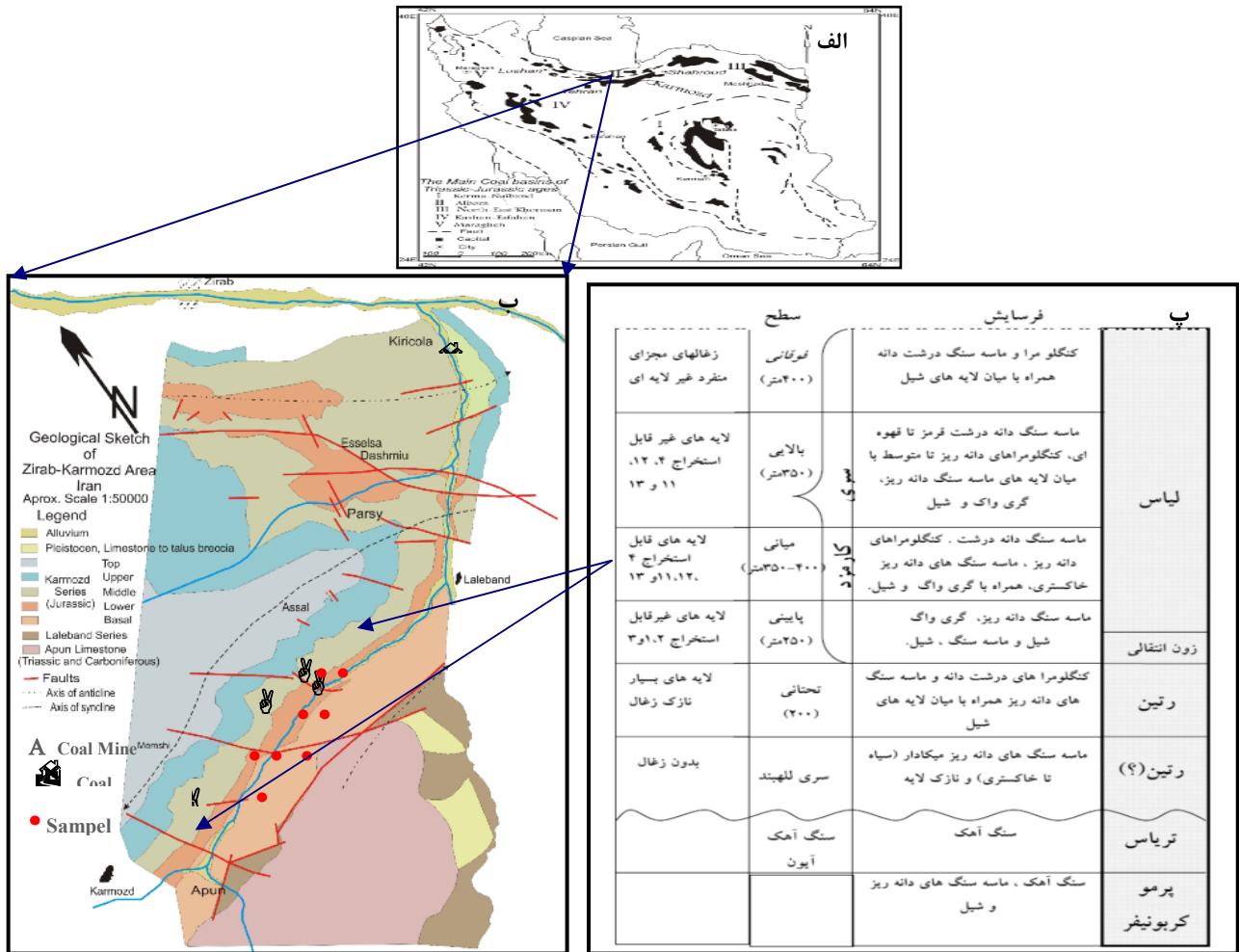
زمین‌شناسی و ویژگی‌های کیفی زغال سنگ‌های حوزه کارمزد میزان ذخایر زغال سنگ ایران $۳/۸$ میلیارد تن است که در ۵ حوزه زغالی با سن تریاس- ژوراسیک قرار گرفته است (شکل ۱-الف). هر یک از این نواحی به حوزه‌های کوچکتری تقسیم می‌شود، در ناحیه البرز، حوزه‌های زغالی البرز غربی، البرز مرکزی

≥ 180 مش تهیه شد. نمونه‌ها در سه مرحله پی در پی به مدت ۱/۵، ۲ و ۳۶ ساعت به ترتیب در دمای ۲۰۰، ۳۵۰ و ۵۲۵ درجه سانتی‌گراد گرمایی داده شد. سرعت افزایش دمای کوره در تمام مراحل ۲/۵ درجه سانتی‌گراد در دقیقه بوده است. برای شناسایی ترکیبات معدنی و اندازه‌گیری اکسیدهای اصلی و برخی از عناصر جزئی و نادر خاکستر به ترتیب از دستگاه پراش سنج پروتو ایکس (XRD) فیلیپس مدل 1800 PW و دستگاه پروتو ایکس فلئوئرسانس (XRF) فیلیپس مدل PW 2400 استفاده شد. بهمنظور بررسی‌های کانه‌نگاری، مقاطع صیقلی از لایه‌های زغالی و سنگ میزبان آن‌ها به روش معمول در آزمایشگاه زمین‌شناسی تهیه شدند. برای تفسیر داده‌های ژئوشیمیابی و تجزیه و تحلیل‌های آماری از نرم افزار SPSS (Version 11.5) استفاده شد. نتایج حاصل با بررسی‌های کانی‌شناسی مقایسه شدند.

۱۳۸۳ میزان ۴/۱ میلیون تن از این ذخیره برداشت شده است. مقدار ذخیره موجود ۲۹/۹ میلیون تن است [۹]. زغالسنگ کارمزد پس از فراوری و پر عیار شدن، در کارخانه ذوب آهن اصفهان مصرف می‌شود.

روش بررسی

بر پایه بررسی‌های صحرایی و نمونه‌برداری در تابستان ۸۴ بررسی ویژگی‌های ژئوشیمیابی و کانی‌شناسی حوزه زغالی کارمزد صورت گرفت. تعداد ۳۰ نمونه به صورت گستره‌ای و به روش تکه‌ای از لایه‌های زغالسنگ، سنگ میزبان و باطله‌های زغالی نمونه‌برداری شدند. نمونه‌های تهیه شده معرف ضخامت لایه در محل برداشت نمونه‌هاست. موقعیت تمام نمونه‌ها در شکل (۱- ب) نشان داده شده است. تهیه و اندازه‌گیری درصد خاکستر باقیمانده با روش استاندارد USGS انجام شد [۱۰]. در این روش ۵۰ گرم نمونه همگن با به صورت ذراتی به قطر



شکل ۱- الف- حوزه‌های اصلی زغالسنگ‌های ایران با سن تریاس- ژوراسیک، ب- نقشه زمین‌شناسی منطقه زیرآب- کارمزد، پ- مقطع چینه-شناسی منطقه زیرآب - کارمزد (اقتباس از دماگ [۷]).

بندی می‌شود در حالی که زغال سنگ‌های با خاستگاه دریایی دارای تمرکز بالایی از کانی‌های سولفیدی و سولفاتی نظریت پیریت و ژیپس‌اند [۲، ۱۲]. مثلاً وانگ [۱۳] میزان پیریت موجود در زغال سنگ‌های جلگکی ایالت شانکسی را بیش از ۴/۸ درصد گزارش کرده است. این پژوهش‌گر دلیل آن را به محیط‌های دریایی نسبت داد. به عقیده احسانی [۱۴] در معادن البرز بیش از ۷۵ درصد از کل گوگرد را کانی‌های سولفیدی به خود اختصاص می‌دهند. بررسی‌های ماکروسکوپی و میکروسکوپی زغال سنگ‌های کارمزد بیانگر آن است که بخش بزرگ گوگرد به صورت پیریت و به ندرت کالکوپیریت حضور دارد. پیریت‌های ماکروسکوپی بیشتر پولکی و رگهای با طول کمتر از ۱ سانتی‌متر و ضخامت کمتر از ۱ میلی‌متر است (شکل ۴-الف و ب). پیریت‌های میکروسکوپی غالباً به صورت رگچه‌ای، شکل‌دار، نیمه شکل‌دار و بی شکل در ماسوالهای زغالی حضور دارند. رگچه‌های پیریت بخش بزرگی از پیریت‌های موجود در زغال‌سنگ را به خود اختصاص می‌دهند. رگچه‌ها غالباً با طول کمتر از ۵ میلی‌متر و ضخامت ۰/۰۱ تا ۰/۰۰۱ میلی‌متر در درز و شکاف‌های موجود در ماسوالهای زغال دیده می‌شوند (شکل ۴-ج). در مجاورت رگچه‌ها دانه‌های نیمه شکل‌دار تا بی‌شکل پیریت با طول کمتر از ۱ سانتی‌متر حضور دارند (شکل ۴-د). دانه‌های شکل‌دار پیریت با طول کمتر از ۲ میلی‌متر جدا از رگهای دیده می‌شوند (شکل ۴-ه). در متن ماسوالهای زغال، دانه‌های بی‌شکل پیریت به صورت افسان با طول کمتر از ۰/۰۱ میلی‌متر پراکنده‌اند، و در برخی موارد طول این دانه‌ها به بیش از ۱ میلی‌متر نیز می‌رسد (شکل ۴-و). اکسیدهای آهن ثانویه در حاشیه لبه‌های پیریت‌های نیمه شکل‌دار و رگچه‌ای خصوصاً در مناطقی با شکستگی‌های فراوان، به چشم می‌خورند که بیانگر فرایند اکسایش پیریت است (شکل ۴-ز). پیریت با طول کمتر از ۰/۰۵ میلی‌متر به صورت پراکنده در متن آرژیلیت‌های فوکانی دیده می‌شود (شکل ۴-ح). پیریت‌های موجود در زغال‌سنگ‌های کارمزد دارای خاستگاه سین ژنتیک است. در بررسی مشابه دیگری کیریستانیس و همکاران [۱]، الکساندرا و پل [۲]، و یزدی و اسماعیل‌نیا [۱۵] خاستگاه کانی‌های سولفیدی را سین ژنتیک گزارش کرده‌اند.

روش کار و بررسی

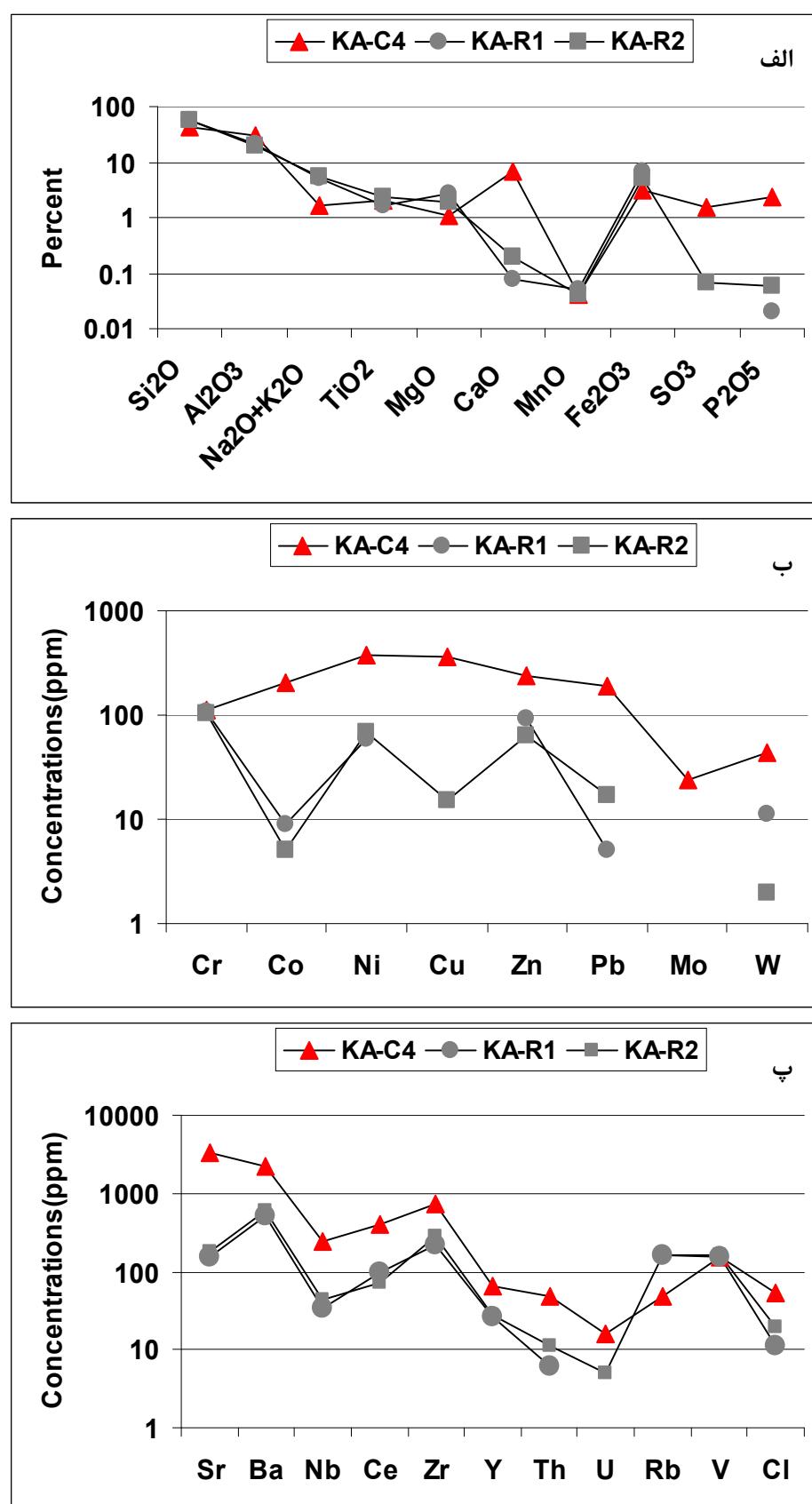
بر اساس بررسی‌های صحرایی، لایه‌های زغالی با ضخامت کمتر از یک متر و به طور یکنواخت در سرتاسر حوزه کارمزد گسترش دارد. لایه‌های زغالی اغلب با لایه‌های آرژیلیت به رنگ خاکستری تیره در بخش‌های فوقانی و تحتانی همراه است که بیشتر به صورت توده‌ای در آمده‌اند. آرژیلیت‌های تحتانی همراه با آثار ریشه گیاهان در بخش زیرین تمامی دنباله‌های زغالی حضور دارند. در حالی که در آرژیلیت‌های فوقانی بقایایی اندام طریف گیایی همراه با فسیل‌های جانوری قابل مشاهده‌اند. بر اساس بررسی‌های کانی‌شناسی، آرژیلیت‌های تحتانی فقد کانی‌های سولفیدی و آرژیلیت‌های فوقانی همراه با کانی‌های پیریت دیده می‌شوند. خلوص نسبی زغال سنگ، پایین بودن درصد خاکستر و نوسان‌های اندک آن در درون و بین لایه‌های زغالی، درصد پایین کانی‌های سولفیدی و عدم حضور کانی‌های سولفاتی و نیز شواهد صحرایی و کانی‌شناسی یاد شده بیانگر این است که شرایط تشکیل زغال سنگ‌های حوزه کارمزد از نوع درجا و به محیط‌های آب شیرین وابسته‌اند.

میزان خاکستر زغال سنگ‌های کارمزد بین ۱/۳ تا ۸/۳ درصد در نوسان است و در گروه کم خاکستر قرار می‌گیرد (جدول ۱). شرایط تشکیل زغال سنگ‌های نوع درجا و بیانگر محیط‌هایی با زهکشی بسیار ضعیف است، که منجر به کاهش شدید درصد خاکستر می‌شود [۱۱]. نتایج آنالیز ژئوشیمیایی اکسیدهای اصلی و برخی از عناصر جزئی و نادر لایه‌های زغال‌سنگ، سنگ میزبان و باطله‌های زغالی معادن کارمزد در جدول (۱) ارائه شده‌اند. اکسیدهای Fe_2O_3 , CaO , SiO_2 , Al_2O_3 و P_2O_5 در سنگ میزبان و باطله‌های زغالی نسبت به MnO بیشترین اجزای تشکیل دهنده مواد معدنی خاکستری‌های زغال‌سنگ معادن کارمزد است، در حالی که اکسیدهای $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}$ و Al_2O_3 کمترین بخش ترکیب‌های این خاکسترها را به خود اختصاص می‌دهند. میزان اکسیدهای SiO_2 و SO_3 در سنگ میزبان و باطله‌های زغالی نسبت به زغال‌سنگ غنی‌شدگی، و اکسیدهای CaO , P_2O_5 و SO_3 به تهی‌شدگی نشان می‌دهند (شکل ۲-الف و ۳-الف).

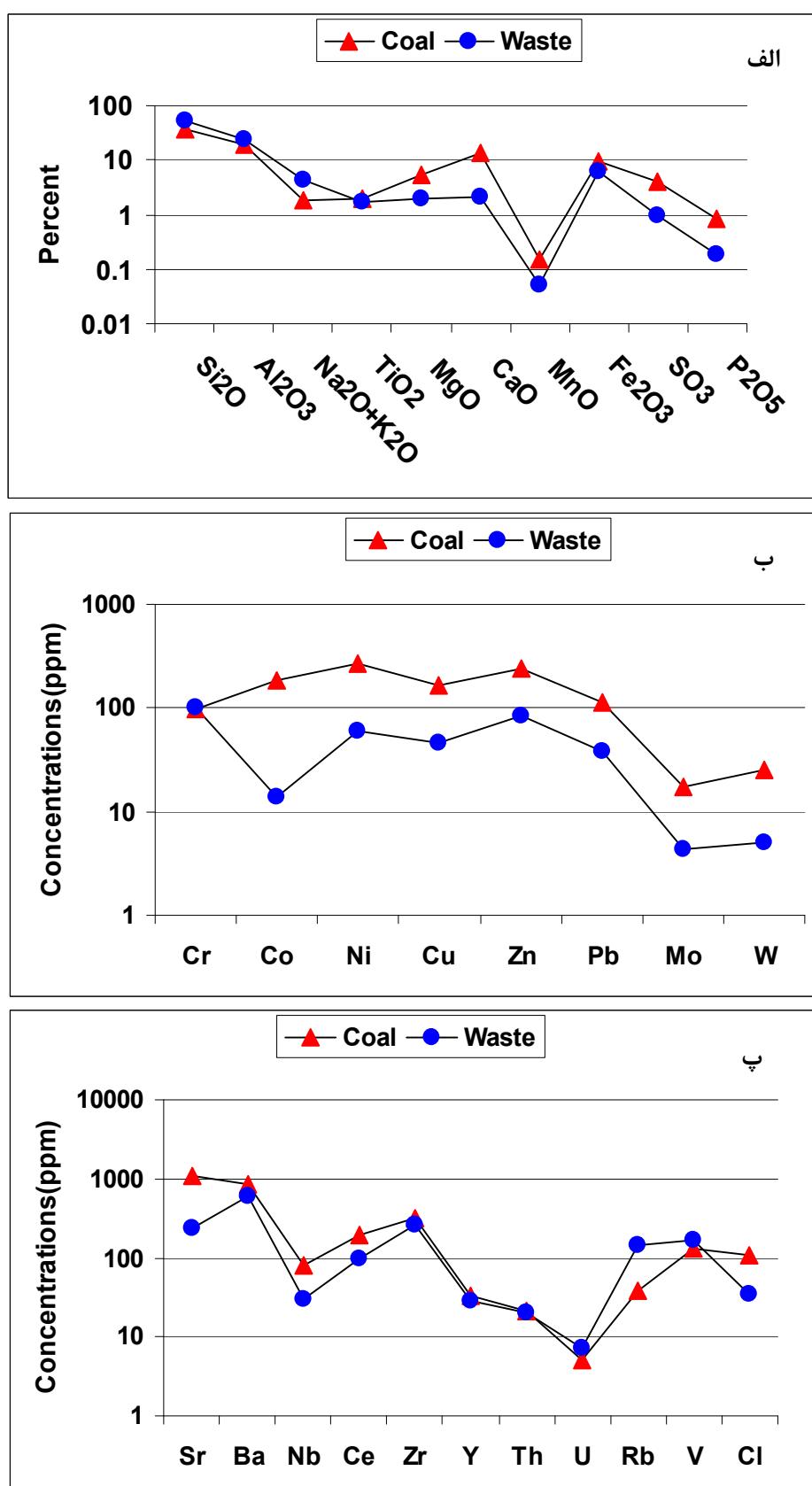
میزان گوگرد زغال سنگ‌های کارمزد به طور کلی کمتر از یک درصد است، و در گروه زغال سنگ‌های با گوگرد کم رده-

جدول ۱ نتایج تجزیه شیمیایی میانگین اکسیدهای اصلی و عناصر جزئی و نادر در زغالسنگ، سنگ میزبان و باطله‌های زغالی به روش فلورسان برتو ایکس (XRF).

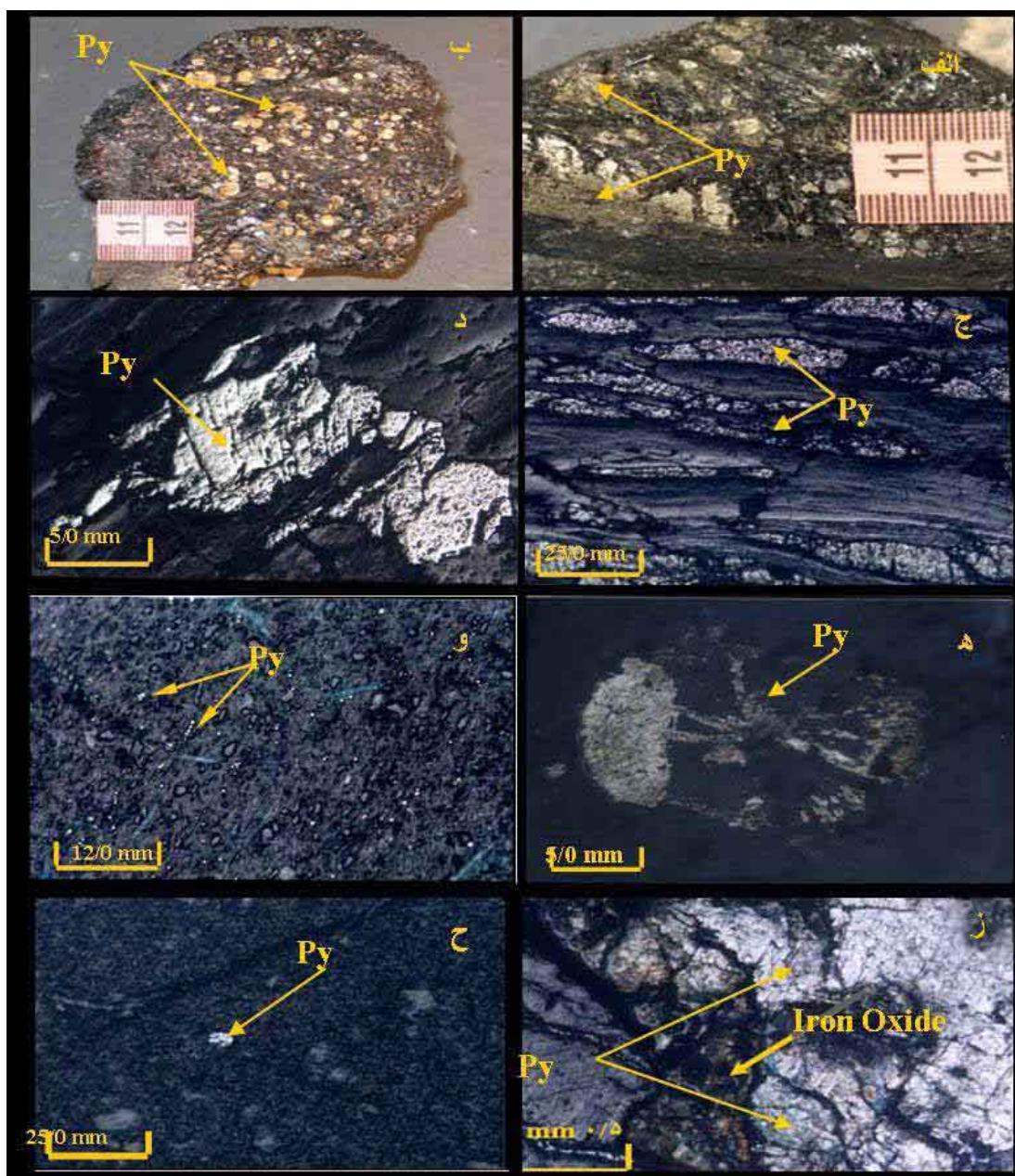
KA-R2	KA-R1	KA-C8	KA-C7	KA-C6	KA-C5	KA-C4	KA-C3	KA-C2	A-C1	%
۵۴,۹۱	۵۵,۰۹	۵۳,۷۴	۵۴,۲۸	۵۰,۲۹	۱۳,۷۵	۴۲,۶۱	۳۷,۳۴	۴۷,۸۹	۴۱,۶۳	SiO ₂
۱۸,۹۸	۲۱,۳۵	۲۳,۰۱	۲۶,۲۲	۲۰,۸۳	۱۰,۵۳	۲۹,۷۶	۲۱,۷۵	۱۴,۲۶	۲۰,۲۷	Al ₂ O ₃
۰,۵	۰,۴۹	۰,۴۵	۰,۴۲	۰,۵۲	۰,۴۴	۰,۴۶	۰,۳۴	۰,۷۹	۰,۵۳	Na ₂ O
۴,۸۳	۴,۷۴	۳,۴۱	۳,۶۳	۴,۲۵	۰,۶۷	۱,۱۸	۲,۰۲	۰,۴۸	۲,۴	K ₂ O
۲,۴۲	۱,۶۵	۱,۴۳	۱,۶۷	۱,۹۶	۱,۲۷	۱,۹۷	۱,۵۴	۲,۷۲	۲,۳۴	TiO ₂
۱,۸۷	۲,۶۹	۱,۸۴	۱,۵۱	۲,۶۳	۱۵,۴۶	۱,۰۷	۳,۷۴	۳,۰۲	۳,۱۷	MgO
۰,۱۹	۰,۰۸	۳,۱۶	۱,۵۲	۱,۵۱	۳۱,۴۲	۶,۷۳	۱۲,۱۱	۱۰,۲۹	۸,۳۷	CaO
۰,۰۴	۰,۰۵	۰,۰۶	۰,۰۳	۰,۰۶	۰,۴۴	۰,۰۴	۰,۱۲	۰,۰۸	۰,۱	MnO
۴,۹۹	۶,۹۵	۵,۴	۴,۶۳	۹,۰۸	۱۳,۶۳	۳,۱۲	۹,۶۴	۱۰,۴۹	۱۰,۰۷	Fe ₂ O ₃
۰,۰۷	۰	۰,۷۱	۰,۵۷	۱,۵۹	۴,۷۳	۱,۵۳	۴,۲	۴,۲۸	۴,۷۶	SO ₃
۰,۰۶	۰,۰۲	۰,۲	۰,۳۲	۰,۰۶	۰,۰۵	۲,۴۲	۰,۹۵	۰,۱۶	۰,۰۶	P ₂ O ₅
۱,۰۱	۶,۴	۶,۹	۵,۴	۸	۹,۵	۸,۹	۷	۷,۹	۸,۷	%LOI
۸۹,۱	۹۳,۳	۶۶,۹	۵۳,۷	۴۵,۲	۱,۳	۴,۴	۸,۳	۱,۳	۱۰,۲	%Ash
۱۷۸	۱۵۵	۲۴۳	۲۹۴	۱۹۰	۲۶۰	۳۳۷۲	۱۰۱۹	۵۸۶	۳۱۷	ppm Sr
۵۸۹	۵۰۳	۴۷۲	۶۰۲	۷۲۸	۵۶	۲۲۵۵	۸۲۸	۷۵۵	۳۵۶	Ba
۴۳	۳۴	۲۳	۳۰	۳۷	۱۲	۲۴۱	۹۸	۱۲	۳۳	Nb
۷۳	۹۹	۱۲۹	۱۲۷	۳۳	۵۴	۴۰۸	۲۳۴	۱۵۵	۱۴۵	Ce
۲۸۴	۲۱۴	۲۴۲	۲۷۷	۲۴۸	۹۱	۷۴۷	۲۷۴	۱۵۶	۳۰۵	Zr
۱۵۸	۱۵۹	۱۳۳	۱۵۳	۱۴۰	۱۱	۴۹	۳۴	۱۴	۷۹	Rb
۱۶۰	۱۵۶	۱۴۳	۱۵۷	۱۹۴	۷۶	۱۵۴	۱۴۲	۸۲	۱۸۸	V
۱۰۵	۱۰۸	۸۸	۹۱	۱۲۶	۲۹	۱۱۱	۹۳	۱۳۷	۱۱۵	Cr
۵	۹	۱۳	۱۰	۱۹	۹۱	۲۰۸	۱۸۲	۳۹۶	۶۰	Co
۶۸	۵۸	۵۶	۵۰	۷۴	۱۵۱	۳۷۲	۲۱۰	۵۲۴	۹۸	Ni
۱۵	۰	۳۹	۵۲	۴۶	۴۱	۳۵۷	۱۳۰	۲۳۲	۷۳	Cu
۶۴	۹۱	۷۲	۶۸	۱۱۰	۲۱۳	۲۳۵	۱۹۰	۴۴۵	۱۳۸	Zn
۱۷	۵	۳۵	۴۰	۳۹	۶۳	۱۸۷	۸۵	۱۵۷	۶۶	Pb
-	-	۵	۴	۴	۲۲	۲۴	۱۷	۱۵	۹	Mo
۲	۱۱	۱۱	۴	-	۲۷	۴۳	۲۹	۱۸	۱۱	W
۱۱	۶	۱۷	۲۹	۱۴	۶	۴۹	۱۸	۱۶	۱۷	Th
۵	-	۸	۹	۴	-	۱۶	۵	-	۴	U
۲۸	۲۶	۲۸	۳۱	۲۸	۲۱	۶۵	۲۸	۱۸	۳۲	Y
۱۹	۱۱	۵۹	۶	۳۸	۳۲۳	۵۳	۵۴	۴۵	۷۲	Cl



شکل ۲ نمودار پراکنش میانگین اکسیدهای اصلی و عناصر جزئی و نادر در نمونه KA-C4 و سنگ میزبان.

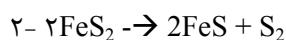


شکل ۳ نمودار پراکنش میانگین اکسیدهای اصلی و عناصر جزئی و نادر در نمونههای زغال و باطلههای معدنی.



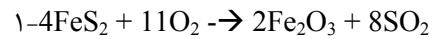
شکل ۴ انواع پیریت‌های مکروسکوپی در زغال سنگ‌های کارمزد (الف) رچه‌ای، (ب) پولکی، پیریت‌های میکروسکوپی در ماسه‌الهای زغال (ج) رچه‌ای، (د) نیمه شکل‌دار، (ه) شکل‌دار، (و) افshan، (ز) اکسیدهای آهن ثانویه در لبه‌های پیریت و (ج) پیریت افshan در آرژیلیت‌های فوقانی.

در دمای بیشتر از ۵۶۵ درجه سانتی‌گراد اکسایش و تجزیه گرمایی همزمان با واکنش‌های ۱، ۲ و ۳ صورت می‌گیرد.



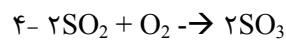
در دمای کمتر از ۶۰۰ درجه سانتی‌گراد اکسیدهای آهن فعال به عنوان یک کاتالیزور سبب سرعت تبدیل SO_2 به SO_3 می‌شود (واکنش ۴).

براساس نتایج XRD حضور کانی‌های سولفیدی (پیریت) در خاکستر زغال سنگ‌های کارمزد و باطله‌ها اثبات نشده است. عدم حضور پیریت و حضور کانی انیدریت، Fe_2O و CaO در خاکستر را می‌توان به شرایط تهیه آن وابسته دانست. در دمای ۲۵۰ تا ۵۶۵ درجه سانتی‌گراد اکسایش سولفیدها به صورت واکنش زیر صورت می‌گیرد.

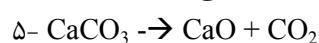


شود که در بررسی‌های ماکروسکوپی و میکروسکوپی زغال‌سنگ-های کارمزد مشاهده شده است (شکل ۴).^۴ کیریستنیس و همکاران [۱]، رن و همکاران [۶]، یزدی و اسماعیل‌نیا [۱۵] و شپرت و همکاران [۱۷] در بررسی‌های خود اکسیدهای SO_3 و Fe_2O_3 موجود در خاکستر زغال‌سنگ را به کانی‌های سولفیدی نسبت داده‌اند. در حالی که در بررسی‌های یزدی و اسماعیل‌نیا [۱۵]، شیروانی و غفوریان [۱۵] و یزدی و اسماعیل‌نیا [۱۹] بین درصد اکسیدهای Fe_2O_3 و SO_3 رابطه آماری معناداری به دست نیامده است. دلیل آن را می‌توان به چگونگی تهیه خاکستر نسبت داد. به این دلیل آن‌ها از روش استاندارد روسیه (GOST) برای تهیه خاکستر استفاده کرده‌اند. با توجه به این که در این به روش زغال‌سنگ به مدت ۳ ساعت در دمای ۸۵۰ درجه سانتی‌گراد گرما داده می‌شود لذا مقدار قابل توجهی از گوگرد سولفیدی در دمای ۶۰۰ تا ۸۰۰ درجه سانتی‌گراد از محیط خارج می‌شود، در حالی که در این کار پژوهشی از روش استاندارد USGS استفاده شد. در این روش دمای بیشینه لازم برای تهیه خاکستر ۵۲۵ درجه سانتی‌گراد است و گوگرد سولفیدی براساس واکنش‌های اکسایش و تجزیه گرمایی پیریت و کلسیت به صورت کانی انیدریت حفظ شد. لازم به یادآوری است که نتایج مقایسه درصد خاکستر نمونه‌های زغال‌سنگ معدن کارمزد با استفاده از هر دو روش نشان داد که میانگین میزان درصد خاکستر تهیه شده به روش استاندارد GOST، ۷۰ درصد بیشتر از روش استاندارد USGS است (شکل ۵). بنابر این با توجه به خروج گازهای SO_3 در دمای ۸۵۰ درجه سانتی‌گراد مغایرت دارد. بررسی‌های میکروسکوپی روی خاکستر باقیمانده از هر دو روش نشان داد که در خاکستر تهیه شده به روش استاندارد GOST مقادیر چشمگیری از دانه‌های بسیار ریز و کک در ابعاد کمتر ۱ میلیمتر تشکیل شده است که افزایش درصد خاکستر را به دنبال دارد؛ در حالی که این ذرات در روش استاندارد USGS مشاهده نشده است.

کانی‌های غیر سولفیدی غالباً در درز و شکاف‌ها و فضاهای خالی و حفره‌های زغال‌سنگ پراکنده است که هنگام سوختن زغال همراه با کانی‌های سولفیدی در خاکستر باقی می‌ماند. بر اساس ماتریس همبستگی بین درصد اکسیدهای MgO ، CaO و MnO رابطه خطی خوبی وجود دارد ($r = 0.9$)^۲. با توجه به آنالیزمولفه اصلی و آنالیز خوشهای، این اکسیدها



از طرفی CaCO_3 در دمای حدود ۳۰۰ درجه سانتی‌گراد شروع به تجزیه می‌کند (واکنش ۵). تقریباً تمام CaCO_3 ‌ها در دمای ۱۱۰۰ درجه سانتی‌گراد به CaO تبدیل می‌شوند.



SO_3 از فاز گازی با CaO واکنش داده و به انیدریت تبدیل می‌شود (واکنش ۶).



بررسی‌های زیمبرشمیت و همکاران [۱۶] بر روی باطله‌های زغالی مسکو نشان داد که هنگام تهیه خاکستر غالب واکنش‌های اکسایش و تجزیه گرمایی پیریت و کلسیت برای تشکیل CaSO_4 در دمای کمتر از ۶۰۰ درجه سانتی‌گراد صورت می‌گیرد. بنابر گزارش این پژوهشگران، در دمای بین ۶۰۰ تا ۸۰۰ درجه سانتی‌گراد بیش از ۹۰ درصد گوگرد سولفیدی به صورت SO_2 از محیط خارج می‌شود. نتایج ماتریس همبستگی بیانگر این است که بین درصد اکسیدهای SO_3 و CaO موجود در زغال‌سنگ‌های کارمزد رابطه معناداری وجود ندارد ($r^2 = 0.07$). همچنین آنالیزمولفه اصلی^۳ (PCA) و آنالیز خوشهای نشان می‌دهد، که اکسیدهای SO_3 و CaO در دو گروه کاملاً جدا از یکدیگر قرار می‌گیرند. این امر بیانگر آن است که انیدریت خاستگاه اولیه اکسیدهای SO_3 و CaO نیست. ماتریس همبستگی نشان می‌دهد که بین اکسیدهای SO_3 و Fe_2O_3 و SO_3 موجود در خاکستر رابطه خطی مثبت وجود دارد ($r^2 = 0.74$). با توجه به آنالیزمولفه اصلی و آنالیز خوشهای چنانکه انتظار می‌رفت این رابطه معنادار و مثبت است، بهطوری که بر اساس آنالیز مولفه دوران یافته، سه فاکتور غالب با ۹۸/۹ درصد کل واریانس شامل PC^4_1 , PC^2_2 ، و PC^4_3 برای اکسیدهای اصلی، بیشترین میزان واریانس و مقادیر ویژه را به خود اختصاص داده است. با توجه به ماتریس مولفه دوران یافته می‌توان به این نتیجه رسید که PC^1 وابسته به تمرکز اکسیدهای غالب و SO_3 است که حدود ۴۱/۷۲ درصد کل واریانس را در بر می‌گیرد (شکل ۵). همچنین نتایج حاصل از تجزیه و تحلیل خوشهای نیز چنین ارتقا طی را اثبات می‌کند. بنابراین SO_3 و Fe_2O_3 به کانی‌های سولفیدی خصوصاً پیریت نسبت داده می‌

2- correlation coefficient

3- Principal Component Analysis

4- Principal Component

اکسیدهای SiO_2 به صورت سیلیس آواری و بخش دیگر همراه با اکسیدهای Al_2O_3 و K_2O_3 در ساختارهای کانی-های آلومینوسیلیکات‌ها حضور دارند که خاستگاه آواری دارد. نتایج بررسی‌های پراش پرتو ایکس بر خاکستر زغال سنگ‌های کارمزد، حضور کوارتز و در باطله‌های زغالی کانی‌های مونتموریلونیت، شاموزیت، مسکویت را ثابت کرد. رضایی و مهردادی [۲۱] حضور کانی‌های کوارتز، کائولینیت و ایلیت را در نرمه‌های زغالی کارخانه زغال‌شویی زیرآب گزارش کردند. عدم حضور کانی‌های رسی در خاکستر زغال سنگ وابسته به شرایط دمایی تهیه خاکستر است، به طوری که ساختار بلوری غالب کانی‌های رسی در دمای بیشتر از ۵۰۰ درجه سانتی‌گراد متلاشی می‌شوند [۲۲]. به عقیده مریت [۱۱] کانی‌های رسی، کائولینیت و کوارتز کد پیش از فرایند دگرگونی زغال سنگ وارد مرداب‌های زغالی می‌شوند و خاستگاه آواری دارند.

در بررسی‌های مشابه دیگری کیریستانیس و همکاران [۱۱]، الکساندرا و پل [۶]، یزدی و اسماعیل نیا [۱۵]، شپرت و همکاران [۱۷] و بورگر و همکاران [۲۳] گزارش کردند، اکسیدهای SiO_2 , Al_2O_3 و $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}_3$ در خاکستر زغال سنگ وابسته به کانی‌های رسی و کوارتنزد و خاستگاه آواری دارند. همچنین این پژوهشگران اکسیدهای TiO_2 را به کانی‌های رسی نسبت دادند. این در حالی است که میانگین TiO_2 در زغال سنگ‌های جهان ۰/۰۵ درصد است در صورتی که مقدار آن در زغال سنگ‌های کارمزد بین ۱/۲۷ تا ۲/۷۲ درصد در نوسان است. همچنین نسبت $\text{TiO}_2/\text{Al}_2\text{O}_3$ در زغال سنگ-های کارمزد بین ۰/۰۶۶ تا ۰/۱۹ در نوسان است. بنابراین، به دلیل عدم ظرفیت کانی‌های رسی در پذیرش این مقدار را TiO_2 می‌توان نتیجه‌گیری کرد که پلاسرهای تیتانیم مهم‌ترین سرچشممه غنی شدگی Ti در زغال سنگ‌های کارمزد است، به طوری که بررسی‌های پراش پرتو ایکس حضور کانی آناتاز را در باطله‌های زغالی معادن کارمزد ثابت کرد. رضایی و مهردادی [۲۱] نیز وجود کانی روتیل را در نرمه‌های زغالی کارخانه زغال‌شویی زیرآب گزارش کردند. یزدی و اسماعیل نیا [۱۵] و صباغی و همکاران [۲۵] به ترتیب با بررسی معادن زغال سنگ لوشان (البرز غربی) و باطله‌های حوزه زغالی قشلاق (البرز شرقی) دریافتند که این زغال‌ها غنی از تیتانیم است. یزدی و اسماعیل نیا [۱۵] میزان تمرکز TiO_2 در زغال سنگ-های لوشان را بین ۰/۰۴۵ تا ۱/۰۱ درصد و نسبت $\text{TiO}_2/\text{Al}_2\text{O}_3$

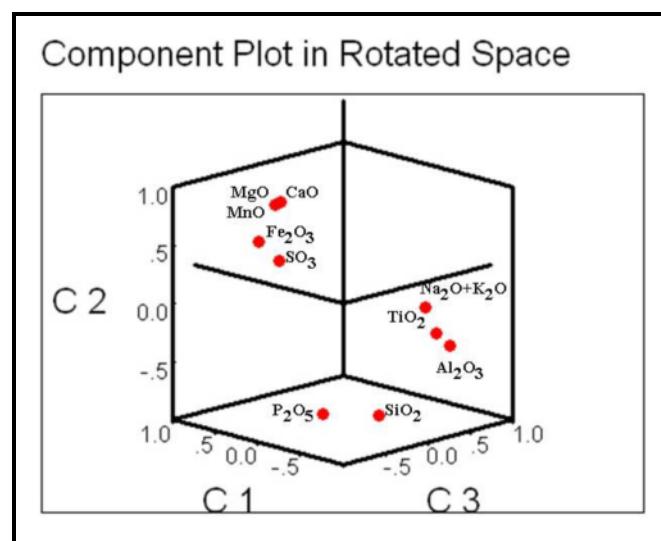
رابطه معنادار مثبتی با یکدیگر دارند و در گروهی کاملاً مجزا از اکسیدهای دیگر قرار می‌گیرند؛ به طوری که PC_2 وابسته به اکسیدهای غالب CaO , MgO و MnO در حدود ۴۱/۳ درصد کل واریانس را شامل می‌شود. این امر حکایت از آن دارد که اکسیدهای یادشده با کانی‌های کربناتی خصوصاً کلسیت و دولومیت وابسته‌اند (شکل ۵). بنابراین خاستگاه اصلی کانی اندیزیت و CaO در خاکستر زغال سنگ‌های کارمزد وابسته به کانی‌های کربناتی است که هنگام تهیه خاکستر در کوره تشکیل شده است. بررسی‌های پراش پرتو ایکس حضور کانی-های کلسیت و دولومیت را در خاکستر زغال سنگ ثابت کرد. این کانی‌ها احتمالاً خاستگاه اپی ژنتیک داشته و با آبهای زیرزمینی غنی از بی‌کربنات و عنصر قلیایی خاکی و قلیایی در حفره‌ها و درز و شکافهای زغال سنگ بر جای مانده است. در بررسی دیگر که توسط کیریستانیس و همکاران [۱]، رن و همکاران [۶]، یزدی و اسماعیل نیا [۱۵] و شپرت و همکاران [۱۷] صورت گرفت خاستگاه اکسیدهای CaO , MgO و MnO به کانی‌های کربناتی نسبت داده شد.

با توجه به نتایج آنالیز XRF به طور متوسط ۵۷ درصد از موادمعدنی خاکستر زغال سنگ‌های کارمزد را اکسیدهای SiO_2 و Al_2O_3 به تشکیل می‌دهند. این اکسیدها مهم‌ترین اجزای ترکیب‌هایمعدنی خاکستر را شامل می‌شود. نسبت درصد اکسیدهای $\text{SiO}_2/\text{Al}_2\text{O}_3$ در زغال سنگ‌های کارمزد بین ۱/۳ تا ۳/۳ در نوسان است این نسبت برای کانی‌های رسی مانند کائولینیت برابر ۱ و برای مونتموریلونیت، ورمیکولیت، کلریت و میکا ۰/۵ است [۲۰]. بر اساس بررسی‌های آماری اکسیدهای TiO_2 , $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}_3$, Al_2O_3 , SiO_2 و $\text{Na}_2\text{O} + \text{Al}_2\text{O}_3$ و $\text{SiO}_2/\text{K}_2\text{O}$ است که کمترین ارتباط را با PC_3 وابسته به ترکیبی از اکسیدهای SiO_2 و TiO_2 به خود اختصاص می‌دهد (شکل ۵). با توجه به ماتریس مولفه دوران یافته، این گروه کمترین همبستگی مثبت را با یکدیگر دارند. این نتایج با نتایج حاصل از تجزیه و تحلیل خوشهای همخوانی دارد. همچنین ماتریس همبستگی نیز نشان می‌دهد که بین SiO_2 با Al_2O_3 , $\text{Al}_2\text{O}_3 + \text{K}_2\text{O}_3$ و TiO_2 و Na_2O هیچ گونه رابطه خطی وجود ندارد (به ترتیب $r = 0/3$, $r = 0/1$, $r = 0/3$). بنابراین، احتمالاً می‌توان به این نتیجه دست یافت که؛ در پراکندگی این اکسیدها کانی‌های متفاوتی نقش دارند. بخشی از

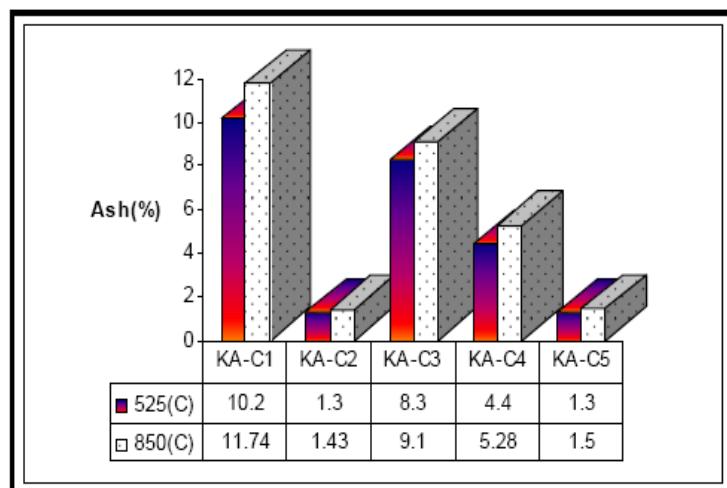
فسفر یا با فسفر متوسط رده‌بندی می‌شود [۲۵] بر اساس نتایج XRF میانگین درصد اکسید P_2O_5 در خاکستر زغال‌سنگ‌های کارمزد ۰.۸ درصد است. بررسی‌های آماری بیانگر این است که P_2O_5 هیچ‌گونه ارتباطی با اکسیدهای دیگر ندارد (شکل ۵). همچنین مقدار درصد P_2O_5 پس از فراوری در باطله‌های زغالی و سنگ میزان به شدت کاهش می‌یابد (اشکال ۲-الف و ۳-الف). این نتایج حکایت از آن دارد که احتمالاً P_2O_5 وابسته به بخش‌های آلی زغال‌سنگ است. زیرا فسفر غذای اصلی مورد نیاز گیاهان است که به صورت ارتوفسفات ($H_2PO_4^{2-}$) جذب می‌شود [۲۶] و بیش از ۰.۲ درصد از بافت گیاهان را تشکیل می‌دهد [۲۷].

۰.۰۴ تا ۰.۰۵ درصد گزارش کردند. آن‌ها مهم‌ترین سرچشمه غنی‌شدگی تیتانیم در زغال‌سنگ‌های لوشان را به کانی‌های آلومینوسیلیکاتی نسبت داند و دلیل این امر را همبستگی شدید و مثبت TiO_2 با Al_2O_3 گزارش کردند. این در حالی است اساساً کانی‌های آلومینوسیلیکات‌ظرفیت پذیرش ۰.۴۵ تا ۱.۰۱ درصد اکسید TiO_2 را ندارند. احتمالاً خاستگاه غنی‌شدگی بسیار بالای TiO_2 در معادن زغال‌سنگ لوشان پلاسرهای تیتانیم است.

یزدی و اسماعیل نیا [۱۵] فسفر موجود (۰.۲۱ درصد) در خاکستر زغال‌سنگ‌های لوشان را به کانی‌های آپاتیت نسبت دادند. در حالی که اساساً زغال‌سنگ‌های البرز در گروه کم



شکل ۵ نقشه مولفه‌های اکسیدهای اصلی زغال‌سنگ کارمزد در فضای دورانی.



شکل ۶ مقایسه درصد خاکستر روشن استاندارد GOST (۵۲۵C) با روش استاندارد USGS (۸۵۰C) در زغال‌سنگ‌های کارمزد.

الف و ب و ۵-الف و ج). کیریستنیس و همکاران [۱] و یزدی و اسماعیل نیا [۱۵] در بررسی‌هایشان فلزات سنگین موجود زغالسنگ را به کانی‌های سولفیدی نسبت دادند.

بین عناصر V و Rb همبستگی شدیدی وجود دارد ($r=1$)، همچنین براساس آنالیز مولفه اصلی و آنالیز خوشهای، این عناصر وابستگی معنادار و مثبتی با یکدیگر دارند و در یک گروه مستقل قرار می‌گیرند بهطوری که PC3 وابسته به ترکیبی از عناصر V و Rb است که $18/82$ درصد کل واریانس را به خود اختصاص می‌دهد (شکل ۷). این نتایج مشابه نتایج آنالیز خوشهای است. عناصر Rb و V همبستگی شدید و مثبتی با Al_2O_3 و $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}_3$ دارند ($r=0/7$ و $r=0/9$). همچنین نمودار پراکنش نشان داد که با افزایش $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}_3$ و Al_2O_3 در Rb باطله‌های زغالی و آرژیلیت‌های فوقانی و تحتانی، مقدار V و Rb نیز افزایش می‌یابد (اشکال ۲-الف و ج و ۳-الف و ج). بنابراین می‌توان ادعا کرد که احتمالاً کانی‌های رسی می‌توانند خاستگاه عناصر V و Rb در زغالسنگ‌های کارمزد به شمار آید. کیریستنیس و همکاران [۱] در بررسی‌هایشان دریافتند که V با Al و Si همبستگی شدیدی داشته و به کانی‌های رسی، وابسته است. الکساندرا و پل [۲] نیز در بررسی مشابه دیگری، حضور V و Rb را به کانی‌های آلومینوسیلیکات نسبت داده‌اند. این در حالی است که یزدی و اسماعیل نیا [۱۵] V موجود در زغالسنگ‌های لوشان را به بخش آلی زغالسنگ نسبت دادند. بر اساس آنالیز مولفه اصلی، بیشترین وردایی PC1 $53/39$ Sr, Ba, Nb, Ce, Zr, Mo, W, Th, U (=) وابسته به عناصر U و Y است. نتایج ماتریس همبستگی و ماتریس مولفه اصلی و آنالیز خوشهای بیانگر آن است که این عناصر بیشترین همبستگی مثبت را نسبت به یکدیگر دارند و بهطور مشخص از عناصر دیگر جدا می‌شود و در یک گروه مستقل قرار می‌گیرند (شکل ۷). عناصر یاد شده همبستگی مثبت شدید و مثبتی را نیز با Al_2O_3 و TiO_2 دارند ($r=0/7$ الى $r=1$ در حالی که این رابطه برای اکسیدهای CaO , MnO , MgO , SO_3 و Fe_2O_3 معکوس است ($r=-0/7$ الى $r=-1$). نتیجه اینکه احتمالاً می‌توان گفت که مرکز عناصر یادشده سنگ خاستگاه وابسته است. رن و همکاران [۶] عامل اصلی غنی‌شدگی اغلب عناصر را تمرکز آنها در سنگ خاستگاه بیان کرد. الکساندرا و پل [۲] نیز غنی‌شدگی عناصر یادشده را به کانی‌های آلومینوسیلیکاتی نسبت دارند.

بر اساس ماتریس همبستگی کلر با غالب عناصر همبستگی منفی نشان می‌دهد. همچنین آنالیز مولفه اصلی و آنالیز

چنانکه در جدول (۱) مشاهده می‌شود عناصر جزئی Sr و Zr بیشترین K, Th, W, Mo, Rb و U کمترین غلظت را در زغالسنگ‌های کارمزد دارند. میزان مرکز V و Rb در سنگ میزبان و باطله‌های زغالی نسبت به زغالسنگ غنی‌شده و -فلزات سنگین به شدت تهی‌شدگی نشان می‌دهد (اشکال ۲-ب، ج، ۳-ب، ج). در زغالسنگ‌های کارمزد میانگین عناصر Sr, Ba, Nb, Ce, Zr, Rb, V, Cr, Co, Ni, Cu, Zn, Pb, Mo, W, Th, U, Y و Cl اغلب زغالسنگ‌های جهان است و تنها میانگین عنصر Amerika و اغلب زغالسنگ‌های Amerika و اغلب زغالسنگ‌های جهان Cl در این زغالسنگ‌ها کمتر از غالب زغالسنگ‌های جهان و Amerika است (جدول ۲). مقایسه عناصر یادشده با زغالسنگ‌های چین بیانگر این است که تنها میانگین عناصر U, Mo, Cl و در زغالسنگ‌های چین بیشتر از زغالسنگ‌های کارمزد می‌باشد. چنین مقایسه‌ای با میزان کلارک نیز نشان داد که در زغال-سنگ‌های کارمزد عناصر Sr, Ba, Nb, Ce, Zr, Co, Ni, Cu, Zn, Pb, Mo, W, Th, U نسبت به کلارک غنی‌شدگی دارد، در حالی که عناصر V, Cr, Rb, Y و Cl نسبت به کلارک غنی‌شدگی است این روند غنی‌شدگی در زغالسنگ‌های شاهروд و لوشان نیز مشاهده می‌شود؛ بهطوری که میانگین عناصر Ba, Nb, Ce, Zr, Rb, V, Cr, Co, Ni, Cu, Zn, Pb, Mo, W, Th, U در این زغالسنگ‌ها به مراتب بیشتر از زغالسنگ‌های چین، Amerika، اغلب زغالسنگ‌های جهان و کلارک است. تنها میانگین عنصر Cl در زغالسنگ‌های شاهرود و لوشان از زغال-سنگ‌های چین، Amerika و غالب زغالسنگ‌های جهان کمتر است همچنین میزان عناصر جزئی و نادر موجود در زغال-سنگ‌های شاهرود به مراتب بیشتر از زغالسنگ‌های کارمزد است (جدول ۲).

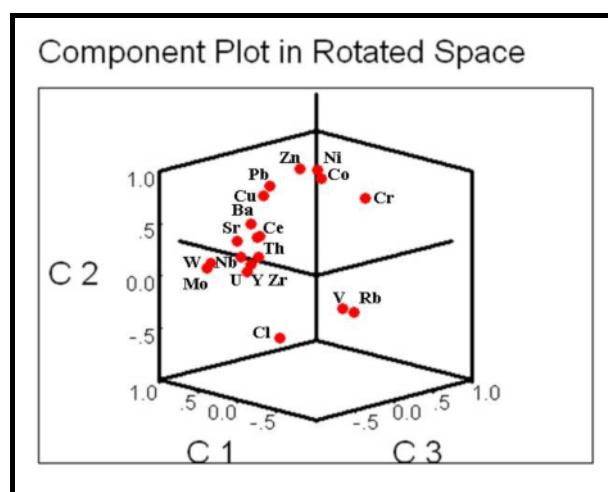
بر اساس نتایج آماری عناصر Ni, Cu, Zn, Pb, Cr, Co و رابطه معنادار و مثبتی نسبت به یکدیگر دارند و بهطور مشخص با عناصر دگر تقاضوت دارند. بر اساس آنالیز مولفه اصلی، سه فاکتور غالب برای عناصر جزئی به دست آمدند که دست آمده‌اند که $98/41$ درصد کل واریانس را در بر می‌گیرند. PC2 وابسته به ترکیب عناصر Cr, Co, Ni, Cu, Zn, Pb است که $26/10$ درصد کل واریانس را به خود اختصاص می‌دهد (شکل ۷). همچنین بر اساس ماتریس مولفه اصلی، همبستگی شدید و مثبتی بین این عناصر وجود دارد. آنالیز خوشهای نیز چنین روندی را اثبات کرد. با توجه به حضور کانی‌های پیرت، کالکوپیریت احتمالاً این عناصر وابسته به کانی‌های سولفیدی است، بهطوری که با کاهش کانی‌های سولفیدی در باطله‌های زغالی و سنگ میزبان میزان مرکز این عناصر نیز به شدت کاهش می‌یابد (اشکال ۴-

فراوری زغالسنگ در باطله‌های زغالی و نیز در سنگ میزان به شدت کاهش می‌باید (اشکال ۲-ج و ۳-ج). لذا با توجه به نتایج بالا می‌توان استنباط کرد که احتمالاً کلر در بخش آلی تمرکز دارد. الکساندرا و پل [۲] در بررسی مشابهی نشان دادند که کلر در بخش آلی زغالسنگ تمرکز دارد.

خوشهای کلر را از سایر عناصر جدا کرده است بهطوری که هیچ ارتباطی بین کلر و دیگر عناصر موجود مشاهده نمی‌شود (شکل ۷). کلر جزء عناصر ضروری برای گیاهان به شمار می‌آید و غالباً به صورت یون کلر (Cl^-) جذب می‌شود [۱۶]. کلر در بیشتر گیاهان بین ۷۰ تا ۲۰۰ ppm در یک گرم ماده خشک تمرکز دارد [۲۷]. نمودار پراکنش بیانگر آن است که عنصر کلر پس از

جدول ۲ میانگین غلظت عناصر جزئی و نادر در زغالسنگ‌های کارمزد، لوشان، چین، آمریکا، اغلب زغالسنگ‌های و کلارک [[۱^{xxxx}][۶^{xxxx}][۱۵^{xx}]] و [۱۹^x].

کلارک ^{xxx}	جهان ^{xx}	امريكا ^{xxx}	چين ^{xx}	شهر ^{xx}	لوشان ^x	کارمزد		ppm
						ميانگين	دامنه	
۳۷۵	۱۳۰	۱۳۰	۱۷۵,۹۶	۲۵۰۰	۴۴۰	۱۱۱,۸	۲۶۰-۳۳۷۲	Sr
۴۵۲	۱۳۰	۱۷۰	۱۶۹,۰۱	۱۷۰۰	۲۵۱	۸۵۰	۵۶-۲۲۵۵	Ba
۲۰	۴,۷	۹,۵	۲۲,۰۶	۱۳۴	۵۳	۷۹,۲	۱۲-۲۴۱	Nb
۶۰	۱۱,۵	۲۱	۴۹,۸	۳۰۴	۱۲۷	۱۹۹,۲	۵۴-۴۰۸	Ce
۱۶۵	۴۱	۲۷	۲۴۶,۷۵	۸۹۸	۹۵۴	۳۱۴,۶	۹۱-۷۴۷	Zr
۹۰	۱۶	۲۱	۲۰,۶۸	۲۲۸	۹۸	۳۷,۴	۱۱-۷۹	Rb
۱۳۵	۲۵	۲۲	۹۴,۱۱	۱۱۰۰	۱۳۰۰	۱۲۸,۴	۷۶-۱۸۸	V
۱۰۰	۱۰	۱۵	۳۴,۸۷	۷۴۹	۴۱۱	۹۷	۲۹-۱۳۷	Cr
۲۵	۵	۶,۱	۶,۷۲	۳۵۰	۴۲۵	۱۸۷,۴	۶۰-۳۹۶	Co
۷۵	۱۵	۱۴	۲۲,۶۲	۴۵۶	۲۳۰۰	۲۷۳	۹۸-۵۳۴	Ni
۵۵	۱۵	۱۶	۲۸,۲۲	۴۸۹	۷۳۷	۱۶۶,۶	۴۱-۳۵۷	Cu
۷۰	۵۰	۵۳	۴۳,۲۴	۱۶۰۰	۳۲۰	۲۴۴,۲	۱۴۸-۴۴۵	Zn
۱۳	۲۵	۱۱	۲۴,۷۷	۵۲۶	۴۳۰	۱۱۱,۶	۶۳-۱۸۷	Pb
۱,۵	۵	۱۳	۱۸,۱۵	۳۸	۲۱	۱۷,۴	۹-۲۴	Mo
۱,۵	۶	۱	۲,۳۵	۷۳	۵۱	۲۵,۶	۱۱-۴۳	W
۷,۲	۶,۳	۳,۲	۶,۹	۷۳	۸۱	۲۱,۲	۶-۴۹	Th
۱,۸	۳	۲,۱	۷,۰۲	۲۵	۲۴	۵	nd-۱۶	U
۳۳	۰,۳	۰,۹۵	۱,۷۸	۲۳۷	۲۳۷	۳۲,۸	۱۸-۶۵	Y
-	۱۰۰	۶۱۴	۴۰۴,۵۸	۱۵۰	۱۱۵	۱۰۹,۴	۴۵-۲۲۳	Cl



شکل ۷ نقشه مولفه عناصر جزئی و نادر زغالسنگ کارمزد در فضای دورانی.

قدرتانی می‌شود. از داوران محترم مجله نیز که نکات دقیق و مهمی را جهت اصلاح مقاله تذکر داده‌اند سپاسگزاری می‌شود.

مراجع

- [1] Christanis K., Georgako Poulos, A., Freandez Turiel J.L., Bouzinos, A., "Geological factors influencing the concentration of trace element in the Philippi peatland, eastern Macedonia, Greece", Coal geology 36 (1998) 295-313.
- [2] Alexandra N.G., Paul F.C., "Changes in geochemistry and mineralogy of thermally altered coal, Upper Hunter Valley, Australia", Coal Geology 51 (2004) 197-210.
- [3] Bojarska K., Bzowski Z., "Major chemical components and mineralogical character of the inorganic matter of energetic coal from the east part of upper Silesia coal basin (Poland)", Proc 12th Annu Int Pittsburgh coal conf. Pittsburgh (1995) 6-511.
- [4] Popovic A., Djordjevic D., Polic P., "Trace and major element pollution originating from coal ash suspension and transport processes", Environmental. International. 26 (2001). 251-255.
- [5] Swaine D.J., "Trace Elements in Coal" , Butterworths. London (1990) 278.
- [6] Ren D., Zhao f., Wang Y., Yang S., "Distribution of minor and trace element in Chinese Coal", Coal Geology 40 (1999) 109-118.
- [7] Damage Aktiongesellschaft., "The coal Deposits of Zirab- Karmozd Iran. Part 1", Geology and coal Reserves (1962) 181.
- [8] شرکت زغالسنگ البرز مرکزی، گزارش مربوط به عملیات اکتشاف زمین‌شناسی در محدوده زیرآب- کارمزد وزارت معادن فلزات، شرکت ملی فولاد ایران، (۱۹۷۰-۱۹۶۹) ص ۱۹۳.
- [۹] شرکت زغالسنگ سامان، "گزارش مربوط به میزان استخراج زغالسنگ از معادن کارمزد"، (۱۳۸۳) ص ۷.
- [10] Bullock J.H., cathcart J.d., Betterton W.J., "Analytical methods utilized by the united states Geological Survey for the analysis of coal and coal combustion by- products", 02-389 (2002) 14.
- [11] Merritt R.D., "Thermal alteration and rank variation of coals in the Matanuska field, south-central Alaska", International Journal of Coal Geology 14 (1990) 255- 276.

برداشت

زغال سنگ‌های حوزه کارمزد از نوع درجا و به محیط‌های آب شیرین وابسته است، این زغال سنگ‌ها در گروه کم خاکستر و کم گوگرد رده‌بندی می‌شود. اکسیدهای Al_2O_3 و SiO_2 و اکسیدهای MnO و P_2O_5 به ترتیب بیشترین و کمترین اجزای مواد معنی خاکستری زغال سنگ معادن کارمزد را به خود اختصاص می‌دهند.

بر اساس نتایج کانی‌شناسی و ژئوشیمی بجز P_2O_5 اکسیدهای دیگر وابسته به کانی‌های موجود در زغال سنگ وابسته‌اند. اکسیدهای $\text{Fe}_2\text{O}_3-\text{SO}_3$ و $\text{CaO}-\text{MgO}-\text{MnO}$ بیشترین همبستگی را با یکدیگر داشته و در دو گروه جدا از هم قرار می‌گیرند. این اکسیدها به ترتیب با کانی‌های پیریت با خاستگاه سین ژنتیک و کانی‌های کلسیت و دولومیت با خاستگاه اپی‌ژنتیک وابسته‌اند. انیدریت موجود در خاکستر زغال سنگ محصول واکنش‌های اکسایشی و تجزیه گرمایی پیریت و کلسیت هنگام تهیه خاکستر است. وابستگی مثبت TiO_2 و SiO_2 , Al_2O_3 , $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}$ و CaO بدرصد اکسیدهای آن همراه با Al_2O_3 و $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}$ در پراکندگی این اکسیدها کانی‌های متفاوتی نقش دارند بهطوری که بخشی از اکسیدهای SiO_2 به صورت سیلیس آواری و بخش دیگری از آن همراه با Al_2O_3 در ساختارهای کانی-های آلومینوسیلیکات‌ها با خاستگاه آواری حضور دارند. پلاسرهای تیتانیم مهم‌ترین چشمۀ غنی شدگی TiO_2 در این زغال سنگ‌ها به شمار می‌آید.

عناصر Sr و Zr بیشترین غلظت را در زغال سنگ‌های کارمزد دارند. در این زغال سنگ‌ها میانگین تمرکز TiO_2 , $\text{Sr}, \text{Ba}, \text{Nb}, \text{Ce}, \text{Zr}, \text{Rb}, \text{V}, \text{Cr}, \text{Co}, \text{Ni}, \text{Cu}, \text{Zn}, \text{Pb}$, Mo و Y به مرتب بیشتر از زغال سنگ‌های آمریکا و اغلب زغال سنگ‌های جهان است. به جز Cl , تمرکز عناصر جزئی و نادر دیگر به اجزای معنی زغال سنگ‌های کارمزد وابسته‌اند. بهطوری که خاستگاه فلزات سنگین، عناصر V - Rb و عناصر $\text{Sr}, \text{Ba}, \text{Nb}, \text{Ce}, \text{Zr}, \text{Mo}, \text{W}, \text{Th}, \text{U}$ به ترتیب به کانی‌های سولفیدی، کانی‌های رسی و سنگ خاستگاه وابسته‌اند.

قدرتانی

بدین وسیله از باشگاه پژوهشگران جوان واحد دانشگاه آزاد اسلامی گرگان که هزینه‌های این مقاله را تامین کرده‌اند

- [20] Bohan H. L., Mcneal B. L., Oconnor A. G., "Soil Chemistry", John Wiley and Sons (1979) 342.
- [۲۱] [۲۱] رضایی ب، مهردادی ن، "مطالعه و بررسی کاهش اثرات زیست محیطی ناشی از پساب کارخانه زغالشویی زیرآب" ، مجله محیط‌شناسی، شماره ۲۵ (۱۳۷۹) ص ۲۳-۲۸.
- [22] Dixon J.B., Weed S.B., "Minerals in soil Environment" Soil Science Society (S S S) Madison WI (1989) 1260.
- [23] Burger K., Zhou Y., Ren Y., "Petrography and geochemistry of tonsteins from the 4th Member of the Upper Triassic Xujiahe formation in southern Sichuan Province, China", Coal Geology 49(2002) 1-17.
- [۲۴] [۲۴] صباحی ع، خزایی ع، پاکراه ک، حسینی نسب ر، "بررسی اقتصادی خاکستر و باطله‌های معادن زغال‌سنگ استان گلستان" ، سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی استان گلستان، شماره ۱۲۶ (۱۳۸۲) ص ۲۳۸.
- [۲۵] [۲۵] رضوی ارمغانی م، معین السادات ح، "زمین‌شناسی ایران زغال‌سنگ" ، سازمان زمین‌شناسی ایران، (۱۳۷۲) ص ۲۸۰.
- [26] Havlin J. L., Bestor J. D., Tisdale S. L., Nelson W. L., "Soil Fertility and fertilizers: An Introduction to Nutrient Management", SIXTH Edition, Prentice-Hall, Inc. Simon and Schuster/A Viacom Company Upper Saddle River, New Jersey. (1999) 498.
- [۲۷] [۲۷] ضیائیان ع. ج، "استفاده از عناصر کم مصرف در کشاورزی" ، اداره تکنولوژی آموزشی و نشر آموزش کشاورزی. (۱۳۸۲) ص ۲۷۰.
- [12] Sullivan M., Gray N.F., O'Neill C., "Synoptic overview of the Avoca-Avon more Catchment and the Avoca mines", Technical Report: 26, Water Technology Research, Trinity College. University of Dublin (1995) 43.
- [13] Wang Y.Q., "Study on occurrence and distributions of minor and trace element in coal and its combustion products", Ph.D. Thesis, Beijing Graduate School, China University of Mining and Technology (1994) 88, in Chinese with English abstract.
- [۱۴] [۱۴] احسانی م، "گوگردزدایی زغال‌سنگ به روش استخراج محلول آبی سدیم هیدروکسید (MCL)" ، نشریه شیمی و مهندسی شیمی، سال ۲۰، شماره ۱ (۱۳۸۰) ص ۳۸-۳۱.
- [15] Yazdi M., Esmaeilnia A.S., "Geochemical properties of coal in the Lushan coalfield of Iran", Coal Geology 60 (2004) 73-79.
- [16] Zilberchmidt M., Shpirt M., Komintzas K., Paspaliaris I., "Feasibility of thermal Treatment of high sulfur coal wastes", Minerals Engineering 7 (2004) 175-182.
- [17] Shpirt M., Zilberchmidt M., Gorjunova N., "Composition and properties of coal wastes from the Moscow basin", Chemistry of Solid Fuels 3 (2002) 57-72. (in Russian).
- [۱۸] [۱۸] شیروانی ع، غفوریان ح، "بررسی و اندازه‌گیری درصد خاکستر زغال‌سنگ و ترکیبات آلی با روش‌های هسته‌ای" ، نشریه شیمی و مهندسی شیمی ایران، سال ۱۹، شماره ۲ (۱۳۷۹) ص ۷۲-۷۸.
- [19] Yazdi M., Esmaeilnia S.A., "Dual-energy gamma-ray technique for quantitative measurement of coal ash in the Shahroud min, Iran", Coal. Geoilology. 55 (2003). 151-156.