

بِسْمِ اللَّهِ الرَّحْمَنِ الرَّحِيمِ

بسمه تعالیٰ

وزارت صنایع و معادن

سازمان صنایع و معادن استان اردبیل

گزارش پی جوئی سرب و روی و سایر عناصر فلزی

جنوب شرق خلخال

مجری: مهندس محمد علی عزیز محمدی

مشاور: شرکت مهندسین مشاور زرآذین گستر

کتابخانه سازمان زمین شناسی و
اکتشافات معدنی کشور
تاریخ: ۸۲۰۴۳
شماره ثبت:

تیر ۱۳۸۳

فهرست مطالب

۱	تشکر و قدردانی
۳	فصل اول : مقدمه و کلیات
۳	۱-۱ مقدمه
۶	۲-۱ موقعیت جغرافیائی در راههای دسترسی
۹	۳-۱ شرایط آب و هوایی
۱۲	۴-۱ زمین ریخت شناسی (GEOMORPHOLOGY)
۱۸	۵-۱ بررسی کارهای انجام شده قبلی
۲۱	۶-۱ بررسی نقشه مغناطیس هوایی منطقه
۲۲	۷-۱ روش کار
۲۵	فصل دوم : زمین شناسی
۲۵	۱-۲ زمین شناسی ناحیه ای
۲۹	۲-۲ زمین شناسی منطقه مورد مطالعه
۲۹	۱-۲-۲ چینه شناسی
۴۱	۲-۲-۲ زمین شناسی ساختمانی
۵۰	فصل سوم : اکتشافات معدنی
۵۰	۱-۲ مقدمه
۵۲	۲-۲ ژئوشیمی سرب و روی، انواع کانسارها و وضعیت آنها در ایران
۶۱	۳-۲ عملیات اکتشافی در محدوده مورد مطالعه
۶۲	۱-۳-۳ مواد فلزی
۸۱	۲-۳-۳ مواد غیر فلزی
۹۲	فصل چهارم : نتیجه گیری و پیشنهادات
۹۵	منابع

تشکر و قدردانی

در طی انجام پروژه اکتشافی اخیر افراد مختلفی دست اندرکار بوده اند که هر یک سهم به سزایی در به انجام رسیدن آن داشته اند.

جناب آقای مهندس عزیز محمدی ریاست محترم سازمان صنایع و معادن استان اردبیل با حسن نیت همواره حامی و مشوق مشاور در به انجام رسیدن پروژه اخیر بوده اند. بدینوسیله کمال سپاسگزاری را نسبت به ایشان داریم.

آقای مهندس بنایی معاونت محترم، همچنین کارشناسان محترم سازمان صنایع و معادن استان اردبیل، جناب آقای مهندس شجاع، مهندس جعفری زمان، مهندس آقازاده و مهندس اقلیمی در به انجام رسیدن این پروژه مساعدتها و راهنمایی های موثری را مبذول داشته اند که بدینوسیله مدیریت شرکت مهندسين مشاور زرآذین گستر از نامبردگان تشکر و قدردانی می نماید.

کارشناسان عزیز شرکت مهندسين مشاور و ناظران فنی پروژه زحمات زیادی را در طی انجام پروژه در شرایط سخت آب و هوایی متحمل شده و همچنین کارهای دفتری و اداری پروژه را در اسرع وقت و در کمترین زمان با دقت کامل به انجام رسانیده اند که بدینوسیله از آنها سپاسگزاری می شود.

از مدیریت و کارشناسان و پرسنل محترم شرکت کانساران بینالود به خاطر آماده سازی و آنالیز دقیق نمونه ها تشکر می نمائیم. همچنین از کارشناسان محترم سازمان زمین شناسی کشور که نمونه های مقاطع نازک سنگ شناسی و فسیل

شناسی و مقاطع صیقلی را مطالعه نموده اند سپاسگزاری می شود. درخاتمه از
رانندگان و کارگران بومی منطقه نیز بخاطر زحمات زیادشان در طی انجام پروژه
تقدیر می گردد.

منوچهر جلالی

مدیر عامل

فصل اول : مقدمه و کلیات

۱-۱- مقدمه

در دسترس بودن مواد معدنی بعنوان یکی از پارامترهای اساسی در رشد و توسعه اقتصاد هر منطقه بویژه برای فعال شدن صنایع مختلف دارای اهمیت اساسی است. در یک نگاه کلی به وضعیت کشورهای مختلف از نظر اقتصادی مشخص است که کشورهایی که در رده اول دنیا قرار دارند از دیدگاه ذخایر معدنی رتبه های نخست را دارند. در این میان کشورهای ایالات متحده آمریکا، کانادا، استرالیا، روسیه و چین بصورت شاخص قابل ذکر هستند و حتی بعضی از کشورها، اقتصاد توسعه یافته خود را بطور کامل مرهون منابع طبیعی با ارزش کشف شده هستند (آفریقای جنوبی). بدون شک کشف ذخایر معدنی انبوه در این کشورها مدیون سرمایه گذاریهای کلان در این زمینه است. مسائل اکتشافی و شناخت ماهیت کانسارها و ذخایر معدنی آنقدر اهمیت دارد که حتی در بعضی از ذخایر معدنی که در حال اتمام هستند نیز کارهای اکتشافی و تحقیقاتی صورت میپذیرد. در این مورد میتوان به کانسار بسیار معروف آهن کایرونا در سوئد اشاره نمود که علیرغم استخراج بخش اصلی ذخیره در یکصد سال اخیر، هنوز مطالعات اکتشافی و تحقیقاتی پیرامون آن ادامه دارد. کشف یک ذخیره معدنی نیاز به انجام عملیتهای اکتشافی بصورت مرحله ای دارد این مراحل شامل پی جوئی (Reconnaissance) پتانسیل یابی (Prospecting)، اکتشاف عمومی (General exploration) و اکتشاف تفصیلی

(detailed exploration) هستند که بوسیله سازمان ملل بعنوان استانداردهای

عملیات اکتشافی معرفی گردیده اند.

کشور ایران بویژه نواحی چون استان اردبیل بدلیل شرایط زمین شناسی، دارای پتانسیل های ویژه برای ذخایر معدنی مختلف است اما تاکنون کارهای سیستماتیک اکتشافی چندانی روی آن صورت نپذیرفته است. شروع عملیات اکتشافی از مرحله پی جوئی است که عمدتاً نواحی بزرگی را شامل میگردد و نتیجه آن مشخص نمودن محدوده های با وسعت کمتر جهت انجام عملیاتهایی اکتشافی بعدی است.

نکته قابل توجه که در این بخش باید به آن اشاره گردد نام پروژه اکتشافی اخیر است که تحت عنوان پی جوئی مطرح گردیده است. با توجه به توضیحات ارائه شده عملیات اکتشافی در محدوده ای که به مشاور محول گردید با مشخص شدن موضوع اکتشاف عمدتاً در حد Prospecting (پتانسیل یابی) و اکتشاف عمومی (General exploration) است بنابراین مشاور وظیفه خود دانسته است که این نکته را در این بخش متذکر گردد.

نکته قابل توجه و بسیار مهم دیگر در رابطه با عملیات های اکتشافی ، انطباق نوع عملیات و حجم آن با زمان اجرای پروژه است، زیرا انتخاب زمان مناسب برای اجرای پروژه های اکتشافی منجر به افزایش بازدهی و بهره وری خواهد شد.

ماهیت کارهای اکتشافی چنان است که شرایط جوی نامطلوب (گرما، سرما و یا بارندگی) تأثیرات بسزائی در نتیجه کار دارند. نکته ای که در این بخش مشاور لازم میداند تا به کارفرما متذکر گردد توجه بیشتر سازمان صنایع و معادن استانها به روند تعریف پروژه ها و پیگیری کارهای اداری مربوط به جذب اعتبارات لازم است. زیرا در بیشتر مواد روند طولانی عملیات اداری مربوط به جذب اعتبارات باعث هدر رفتن بخش زیادی از بودجه مربوطه میگردد. در این ارتباط احساسی مسئولیت بیشتر مسئولین ذیربط و پیگیری جدی تر کارهای اداری جهت جذب به موقع و اجرای عملیات اکتشافی منجر به بازدهی بیشتر این پروژه ها خواهد شد.

اجرای پروژه پی جوئی سرب و روی و سایر عناصر فلزی جنوب شرق خلخال براساس قرارداد شماره ۱۲۵/۷۵۳۴/۳۸ مورخ ۸۲/۱۱/۱ که بین سازمان صنایع و معادن استان اردبیل و شرکت مهندسین مشاور زراذرین گستر منعقد گردید، بعهدہ مشاور قرار گرفت. در حالیکه پروژه اخیر در زمره پروژه های عمرانی مربوط به سال ۱۳۸۲ بوده است، در دو ماه آخر سال این اعتبارات جذب گردید و این مصادف با زمانی بوده است که متاسفانه شرایط جوی منقطه محدودیتهای جدی و مشکلات فراوانی را برای اجرای آن فراهم نموده است. بدون شک در صورت اجرای پروژه اخیر در فصل کاری مناسب (تابستان) نتایج بسیار مطلوبی تری را به دنبال میآورده است. علیرغم شرایط بسیار نامطلوب جوی و موقعیت جغرافیائی بسیار نامناسب و

عدم وجود راههای دسترسی کافی، مشاور تمام سعی خود را در اجرای به موقع و حتی المقدور دقیق این پروژه اعمال نموده است. بدون شک هیچ کار تحقیقاتی و اجرائی بدون نقص نخواهد بود و مشاور در رابطه با پروژه اخیر نیز نقصیهها و کاستیهائی را خود تشخیص داده است که عمدتاً در ارتباط با مسائل مربوط به شرایط جوی نامناسب و زمان ناکافی بوده است. امید است که مسئولین اجرائی کشور سیستمی را اعمال نمایند تا پروژه ها، مشابه بتوانند در زمان مناسب به اجرا درآیند تا حداکثر بازدهی و بهره وری از آنها بعمل آید.

۱-۲- موقعیت جغرافیائی در راههای دسترسی

منطقه مورد مطالعه بصورت یک محدوده پنج ضلعی کشیده (ABCDE) با مختصات زیر به مشاور معرفی شده است .

A (37,12,40 N, 48,42,28E) , B (37,12,40N,48,47,44E)

C (37,10,44N, 48,52,25E) , D (37,09,48N,48,52,25E)

E (37,09,48N, 48,45,30E)

این محدوده بخشی از نقشه های توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰ ماسوله (5764II) و برندق (5764III) است. این محدوده که جمعاً بیش از ۶۰ کیلومتر مربع مساحت دارد . روستاهای جملوگبین (۲۵ خانوار و زبان کردی)، بالاکوه (۱۷ خانوار و زبان کردی) کهلدشت (۳۰ خانوار و زبان ترکی)، احمد آباد (۱۲ خانوار زبان کردی) گندم آباد

(۱۲ خانوار و زبان ترکی) را در برمیگیرد. روستای بالاکوه در بخش جنوبی این محدوده از توابع استان زنجان است. شغل اصلی مردم روستاهای این منطقه کشاورزی و دامداری است. ضمن آنکه بخشی از این جمعیت تنها در فصول گرم در منطقه هستند و در ماههای سرد به شهرهای بزرگ بویژه رشت مهاجرت مینمایند. مهمترین محصولات کشاورزی این منطقه شامل گندم، جو، یونجه، عدس و چوب درختان بید و چنار است.

رستنی های منطقه عبارتند از درخت زالزالک، گیاهان شیرین بیان، کاسنی، گل ختمی، گل بنفشه، آویشن، پونه و گون و پوشش گیاهی برای چرای دام. جانواران و پرندگانی که در منطقه دیده میشوند عبارتند از گرگ، روباه، خرگوش، گراز، خرس و کبک.

از دیدگاه راههای دسترسی محدودیتهای زیادی در منطقه وجود دارد. در داخل محدوده مورد مطالعه یک جاده خاکی از مرز شمالی وارد محدوده شده و از روستاهای کهلدشت، احمدآباد و بالاکوه گذشته و استان اردبیل را به استان زنجان متصل مینماید. یک جاده خاکی نیز از مرز شمالی (روستای کهلدشت) به سمت خاور امتداد داشته و به جاده خاکی خلخال - ماسوله وصل میشود. جاده خاکی ارتباطی بخش ییلاقی گندم آباد نیز از این جاده منشعب میشود. یک جاده خاکی

درجه سه نیز روستای رکن آباد را به جاده خاکی ماسوله - خلخال ارتباط میدهد. بخش زیادی از محدوده مورد مطالعه فاقد ارتباطی است.

دسترسی به منطقه مورد مطالعه از مرکز استان، از طریق شهرهای گیوی، خلخال، بخش کلور - دهستان شال امکانپذیر است. فاصله شهر خلخال از اردبیل ۱۲۰ کیلومتر و از خلخال تا مرکز بخش شاهرود (کلور) ۳۶ کیلومتر، از کلورتا دهستان شال ۱۱ کیلومتر است کل مسیر اردبیل تا دهستان شال دارای جاده آسفalte است. برای دسترسی به منطقه مورد مطالعه از طریق روستای شال می توان از جاده آسفalte گیلوان استفاده نمود. قبل از رسیدن به روستای گیلوان جاده خاکی ماجولان و ماسوله از آن جدا میشود که پس از عبور از روستای طهارم جاده خاکی دیگری به سمت جنوب از آن منشعب میگردد. از این جاده خاکی نیز قبل از رسیدن به روستای صومعه رودبار یک جاده خاکی درجه ۳ به قسمت جنوبغربی منشعب میگردد که پس از عبور از یک منطقه بسیار پرشیب و صعب العبور و پس از گذاشتن از روستای دشت اندر به روستای کهلدشت میرسد.

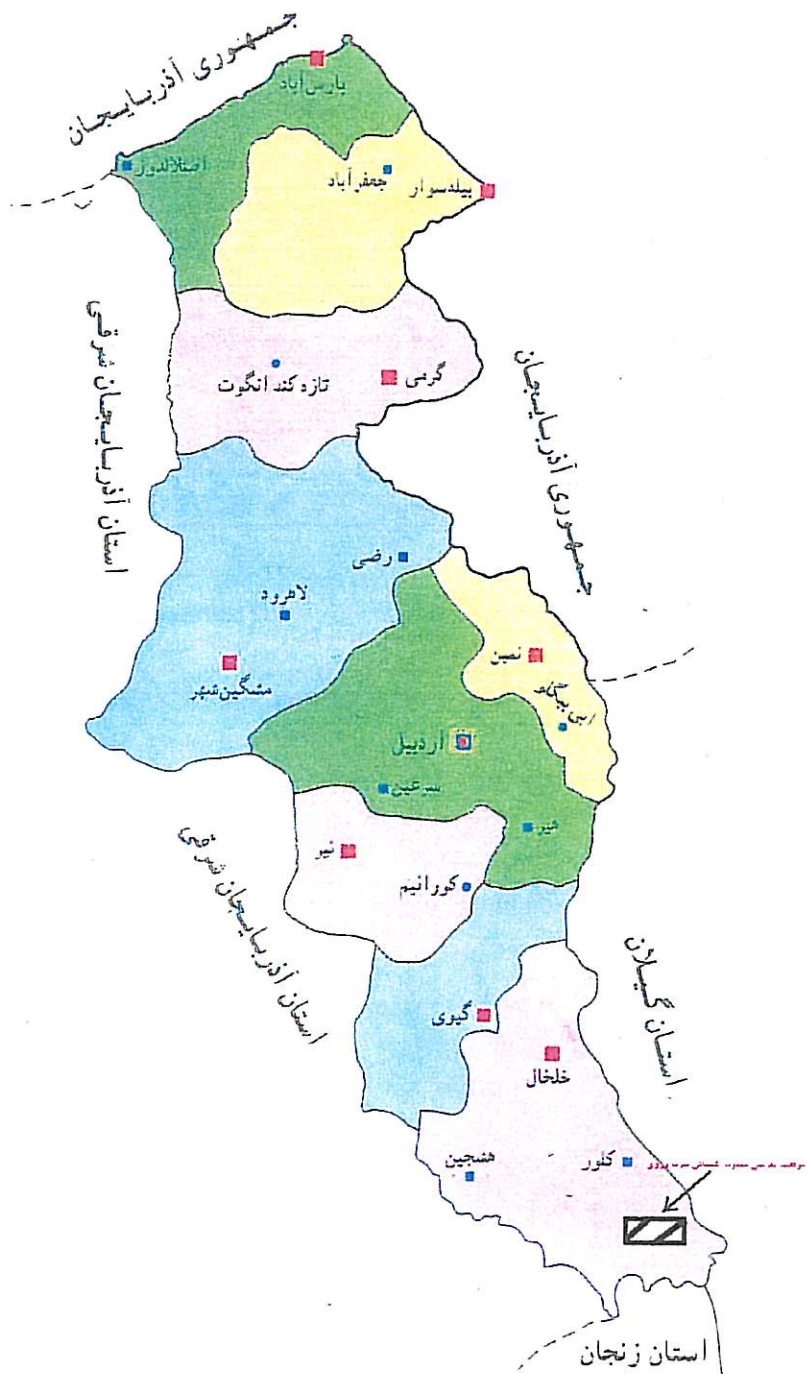
یک راه ارتباطی دیگر نیز مسیر جاده ماجولان به ماسوله و در مجاورت قهوه خانه ای بنام سبله به سمت روستای کهلدشت وجود دارد. محدوده وسیعی از بخش باختری منطقه مورد مطالعه ، فاقد راه ارتباطی است و تنها راه دسترسی به آن، عبور پیاده به سمت جنوب از طریق روستای تازه کند است.

شکل شماره (۱) موقعیت جغرافیایی و جاده های دسترسی به منطقه مورد مطالعه از طریق اردبیل و همچنین جاده های دسترسی در منطقه مورد مطالعه را نشان میدهد.

از نظر هیدرولوژی نیز منطقه مورد مطالعه در حوضه آبریز رودخانه شاهرود و قزل اوزن قرار دارد.

۱-۳- شرایط آب و هوایی

بطور کلی آب و هوای استان اردبیل از نوع معتدل کوهستانی است. با توجه به تنوع شرایط طبیعی در این منطقه از کشور، میزان دما و بارش در نواحی مختلف آن متفاوت است. منطقه مورد مطالعه که در جنوب استان واقع است در زمره مناطق مرتفع و کوهستانی محسوب میگردد و دارای زمستانهای سرد و پربرف ولی تابستانهای معتدل است. در حالیکه در زمان پائیز شرایط مناسب جهت فعالیتهای کشاورزی و دامداری در بخشهای شمالی استان حاکم است، در بخش جنوبی (منطقه مورد مطالعه) سرمای زودرس پائیزی و بارش برف وجود دارد. با توجه به نزدیکی منطقه مورد مطالعه به دامنه شمالی رشته کوه البرز در منطقه ماسوله، در بسیاری از موارد مه غلیظ از دامنه های شمالی البرز و همچنین از سمت رودبار باین منطقه میرسند و شرایط مرطوبی فراهم مینمایند. وجود شرایط معتدل استان اردبیل و ورود رطوبت بوسیله توده های هوایی مدیترانه ای و سیبریائی باعث فراهم



شکل شماره (۱) -موقعیت تقریبی محدوده مورد مطالعه بر روی نقشه سیاسی استان

خلخال ۳۷,۳۸-۴۸,۳۱									نام ایستگاه		
									سال		
									مقدار	بالاترین	دما
									ماه	ماه	
									مقدار	پائین ترین	سنتیگراد
									ماه	ماه	
									بارندگی (میلیمتر)		
									تعداد روزهای یخبندان		
									بیشترین از سمت		باد
									سمت	سریعترین	
									سرعت		
									حداقل		رطوبت (درصد)
									مقدار	ماه	
									میانگین سالانه		
									حداکثر		
									مقدار	ماه	
			۱۹۹۹	۱۹۹۸	۱۹۹۷	۱۹۹۶	۱۹۹۵	۱۹۹۴	۱۹۹۳		
			۳۴	۳۴,۸	۳۴,۶	۳۳,۸	۳۴,۸	۳۴	۳۱,۴		
			اگوست	اگوست	جولای	اگوست	اگوست	جولای	جولای		
			-۱۸,۵	-۲۲,۵	۳۱,۵	-۲۲,۲	-۱۷,۵	-۲۵	-۲۵		
			ژانویه	ژانویه	ژانویه	فوریه	دسامبر	دسامبر	ژانویه		
			۲۸۷,۹	۳۱۲,۶	۳۱۳,۸	۳۹۱,۹	۳۱۵,۶	۴۳۰,۹	۴۳۴,۲		
			۱۴۹	۱۴۷	۱۵۹	۱۵۳	۱۶۹	۱۵۰	۱۷۵		
			شرق	شرق	شرق	شرق	شرق	شرق	شرق		
			۶۰	۲۷۰	۲۱۰	۷۰	۱۹۰	۹۰	۲۵۰		
			۱۵	۱۴	۱۶	۱۵	۱۶	۱۶	۲۰		
			۴۱	۵۳	۴۸	۴۵	۵۴	۵۶	۵۵		
			اگوست	سپتامبر	اگوست	اگوست	اگوست	سپتامبر	اگوست		
			۵۷	۶۶	۶۳	۶۴	۶۵	۶۷	۶۸		
			۷۸	۸۹	۸۳	۸۵	۸۱	۷۸	۸۲		
			ژانویه	ژانویه	دسامبر	ژانویه	ژانویه	ژانویه	دسامبر		

جدول شماره (۱) - اطلاعات هواشناسی ایستگاه خلخال

(سالنامه های هواشناسی - سازمان هواشناسی کشور)

آوردن بارندگی های قابل توجه در منطقه شده است. نزدیک ترین ایستگاه های هواشناسی به منطقه مورد مطالعه، ایستگاه خلخال است. بنابراین اطلاعات مربوط

به این ایستگاه را میتوان بعنوان معیاری برای ارزیابی شرایط آب و هوایی منطقه استفاده نمود اگرچه بین این منطقه و ایستگاه ذکر شده، تفاوت‌هایی وجود دارد. در کتاب شناخت شهرهای ایران (سعیدیان، ۱۳۷۹) آب و هوای شهر کلور (نزدیک ترین شهر به منطقه در استان اردبیل) را نسبتاً سرد و نیمه خشک و بیشترین گرمای ۳۰ درجه در تابستان و کمتری دمای ۲۵ درجه زیر صفر با میانگین بارندگی سالانه ۳۶۵ میلی متر بیان شده است ضمن آنکه نزدیک ترین شهر استان زنجان شهر آب بر در کنار رودخانه قزل اوزن است در این منطقه آب و هوای معتدل و مرطوب و حداکثر دمای ۴۵ درجه در تابستان، حداقل دمای ۵ درجه زیر صفر در زمستان با بارندگی سالانه ۲۰۰ میلی متر حاکم است.

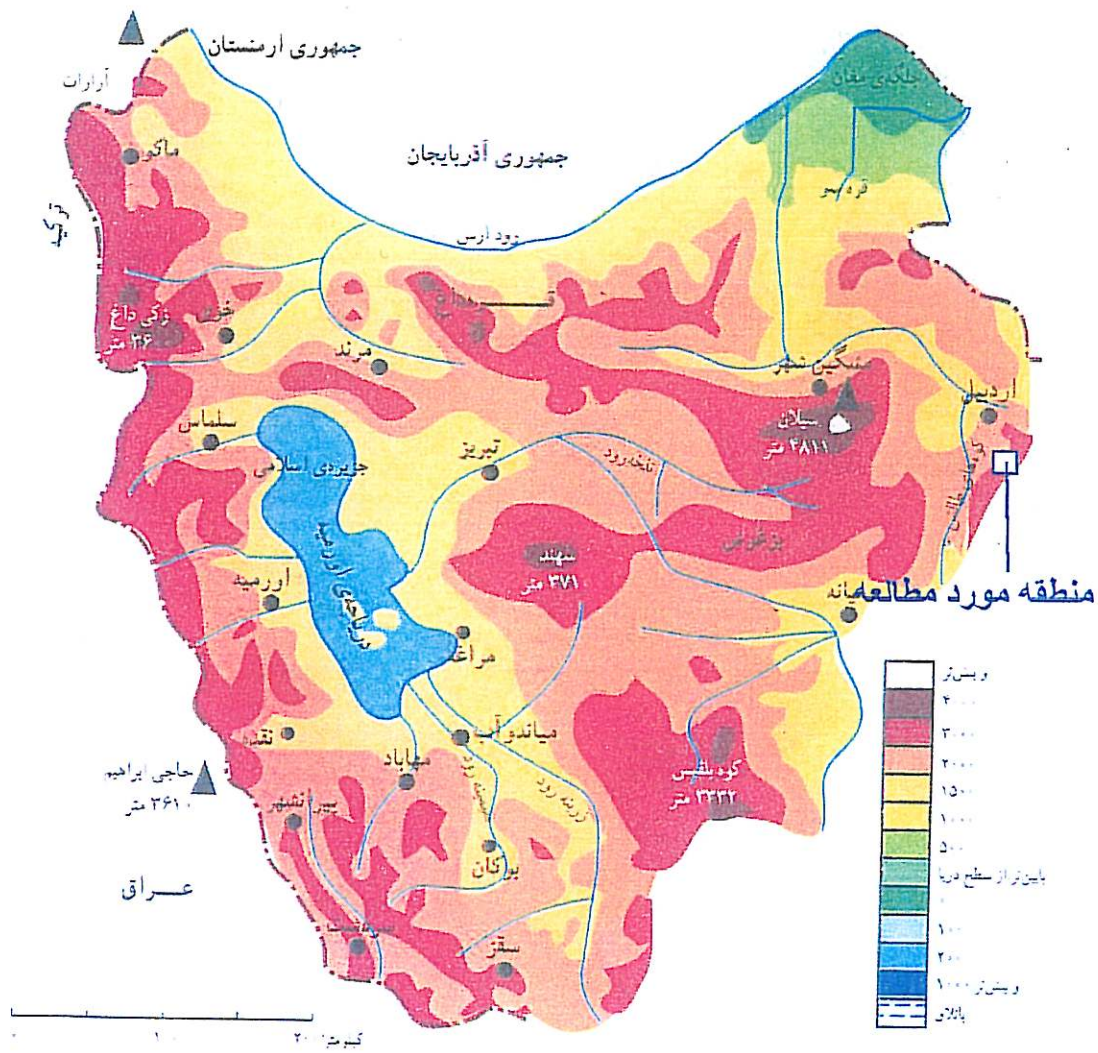
۱-۴- زمین ریخت شناسی (Geomorphology)

منطقه مورد مطالعه بخشی از فلات بلند و کوهستانی آذربایجان است که در شمالغرب فلات ایران واقع است.

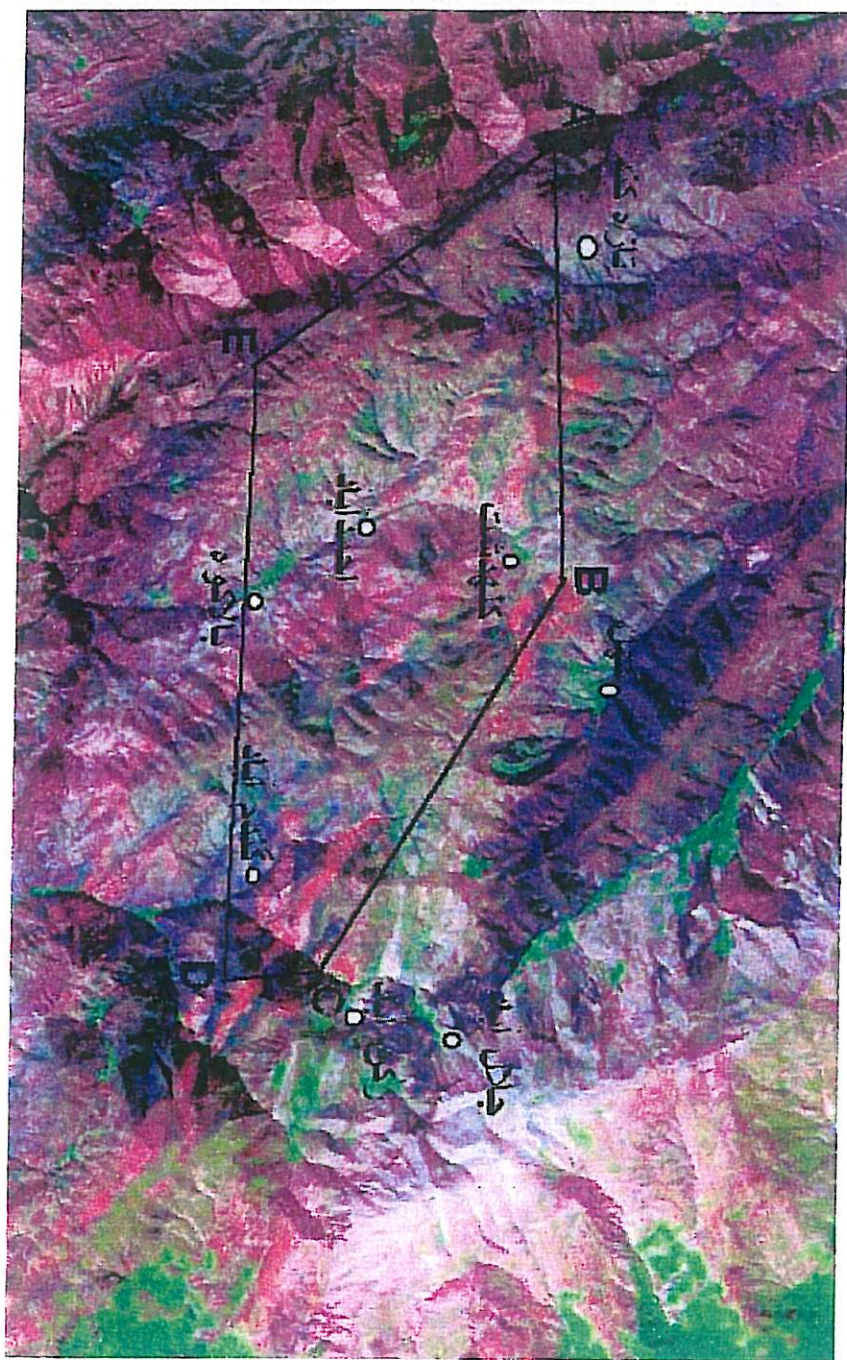
این منطقه بخشی از کوههای تالش است که در بخش خاوری این فلات قرار دارد. کوههای تالش بعنوان یک مرز طبیعی استان اردبیل را از استان گیلان و مناطق ساحلی خزر جدا ساخته است. عبور از این کوهها تنها از طریق راههای محدودی امکانپذیر است. کوههای تالش در مرز خاوری استان اردبیل با روند شمالی، جنوبی کشیده شده است. بدلیل عملکرد این کوهها بعنوان سدی در مقابل رطوبت حاصل

از دریای خزر، دامنه خاوری آن پوشیده از جنگل های انبوه است اما دامنه های باختری آن دارای شیب ملایم و پوشیده از علف زار است. کوه آق داغ در جنوب خلخال با ارتفاع ۳۳۲۲ متر بلندترین نقطه این کوه است. شکل شماره (۲) وضعیت ریخت شناسی فلات آذربایجان و موقعیت منطقه مورد مطالعه برروی آن را نشان میدهد.

منطقه مورد مطالعه نیز همانند بیشتر جاهای این ارتفاعات دارای ریخت شناسی خشن میباشد. کوه شاه معلم در فاصله نزدیکی به محدوده، در شمال رکن آباد دارای ارتفاع ۳۱۱۰ متر است. در داخل محدوده نیز ارتفاعات بلند با دره های عمیق در بخشهای مختلف بویژه در قسمت های خاوری دیده میشود. کوه های والان (۲۵۴۷ متر)، هفته خوانی (۲۵۲۷ متر) و دره های رکن آباد، گندم آباد، بالا کوه - کهلدشت و تازه کند مهمترین عارضه های ریخت شناسی منطقه هستند. بلندترین نقطه در محدوده مورد مطالعه در بالای کوه والان (جنوب کهلدشت) با فرازای ۲۵۴۷ متر و پست ترین نقطه در کف رودخانه سیاوه رود در جنوب گندم آباد با فرازای ۱۵۸۰ متر واقع است. شکل شماره (۳) نیز تصویری ماهواری از منطقه مورد مطالعه و وضعیت ریخت شناسی آن را نشان میدهند. عکسهای شماره ۱ الی ۴ نیز نمائی از ریخت شناسی خشن این منطقه است.



شکل شماره (۲) - موقعیت منطقه مورد مطالعه بر روی نقشه ریخت شناسی فلات آذربایجان



شمال →

شکل شماره (۳) - تصویر ماهواره ای از منطقه جنوب شرق خلخال ومحدوده مورد مطالعه



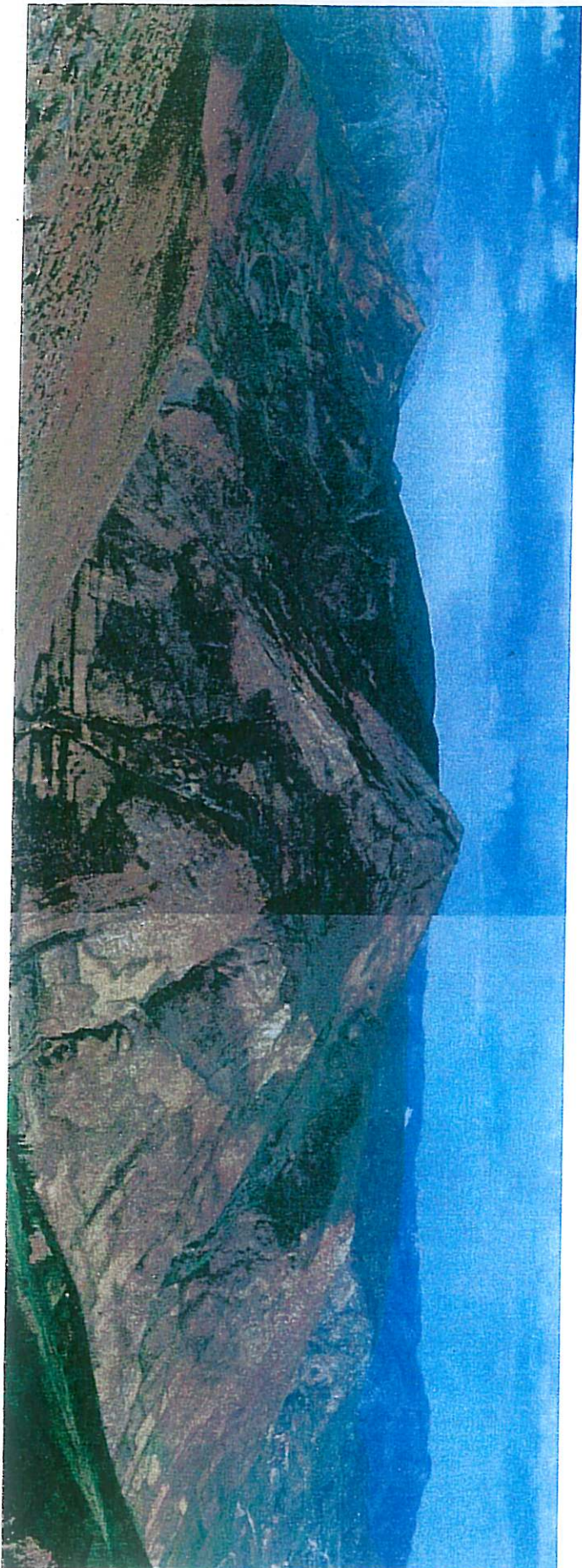
عکس شماره (۱)-نمایی از ریخت شناسی خشن حاصل از سنگهای مرمری در شمال بالاکوه
(نگاه به شمال)



عکس شماره (۲)-ریخت شناسی خشن حاصل از سنگهای مرمری ودولومیتی در شمال گندم
آباد(نگاه به خاور)



عکس شماره (۳)-نمایی از ریخت شناسی وواحدهای زمین شناسی جنوب رکن آباد(نگاه به
جنوب باختر)



عکس شماره (۴) - دورنمایی از ارتفاعات حد فاصل کهدشت و بالاکوه (نگاه به خاور)

۱-۵- بررسی کارهای انجام شده قبلی

منطقه مورد مطالعه بخشی از زون ساختاری البرز - آذربایجان بوده و بدلیل قرارگرفتن در محل خمش رشته کوه البرز دارای شرایط زمین شناسی خاصی است که در بسیاری از موارد متفاوت از بخش های دیگر البرز است. با این وجود همانند اکثر مناطق ایران مطالعات مفصلی روی آن انجام پذیرفته است. وجود سنگهای دگرگونی با ماهیت شناخته نشده، گسترش سازند شال و سنگهای کربناته با سن مشخص نئوکومین (کرتاسه زیرین) در منطقه باعث توجه ویژه زمین شناسان به منطقه شده است. با این وجود تنها مطالعات بسیار اندک و انگشت شماری در این رابطه در منطقه صورت پذیرفته است که در ادامه شرح داده میشوند.

- نقشه زمین شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ بندر انزلی - سازمان زمین شناسی کشور که منطقه مورد مطالعه بخشی از آن است.

- نقشه زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ ماسوله - سازمان زمین شناسی کشور که منطقه مورد مطالعه بخشی از آن است.

- نقشه مغناطیس هوایی در مقیاس ۱:۲۵۰۰۰ بندر انزلی سال ۱۹۷۸. نقشه زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ ماسوله همراه با یک گزارش پیوست است. در این گزارش مختصری در رابطه با کانی سازی سرب و روی در بالاکوه شرح داده شده است. در این گزارش ذکر شده است که مقدار عملیات اکتشاف ژئوشیمی بوسیله تهیه

کنندگان این نقشه در منطقه بالاکوه صورت پذیرفته است که متأسفانه منتشر نگردیده است.

علاوه بر موارد ذکر شده که منطقه مورد مطالعه دقیقاً در آنها واقع است در نواحی اطراف (خلخال) نیز مطالعات زمین شناسی و اکتشافی مختلف صورت پذیرفته است که در زیر به برخی از آنها اشاره میشود.

۱- زمین شناسی منطقه کلور توسط بزرگمهر حمزه پور - سازمان زمین شناسی کشور

۲- زمین لغزش روستاهای ترازوج، دمدل و گیلاندوز شهرستان خلخال - توسط فرهاد انصاری - سازمان زمین شناسی کشور، سال ۱۳۷۴

۳- بررسی مصالح ساختمانی خاک رس، سنگ آهک، گچ در استان آذربایجان شرقی - اطراف شهرهای اردبیل، خلخال، گیوی و مشکین شهر - توسط امیر شاه بیک - سازمان زمین شناسی کشور، سال ۱۳۶۰

۴- گزارش پی جویی آهن خلخال و حومه هروآباد - وزارت معادن و فلزات، ۱۳۶۳

۵- گزارش اکتشافات ژئوشیمیائی سیستماتیک ورقه خلخال در مقیاس ۱:۱۰۰۰۰۰ - اداره کل معادن و فلزات استان گیلان، سال ۱۳۷۷

۶- گزارش پتانسیل یابی مواد معدنی در منطقه جنوب خلخال - اداره کل معادن

و فلزات استان اردبیل - سال ۱۳۷۴

۷- گزارش اکتشافات پتانسیل های معدنی در منطقه خلخال - سازمان صنایع و

معادن استان اردبیل - سال ۱۳۸۰

۸- گزارش شناسایی مواد معدنی در سازندهای کربناته بخش نمین و خلخال،

استان اردبیل - سازمان صنایع و معادن استان اردبیل ۱۳۷۹

۹- گزارش پی جوئی مقدماتی گیوی پائین از منطقه خلخال - اداره کل معادن

و فلزات استان اردبیل سال ۱۳۷۳.

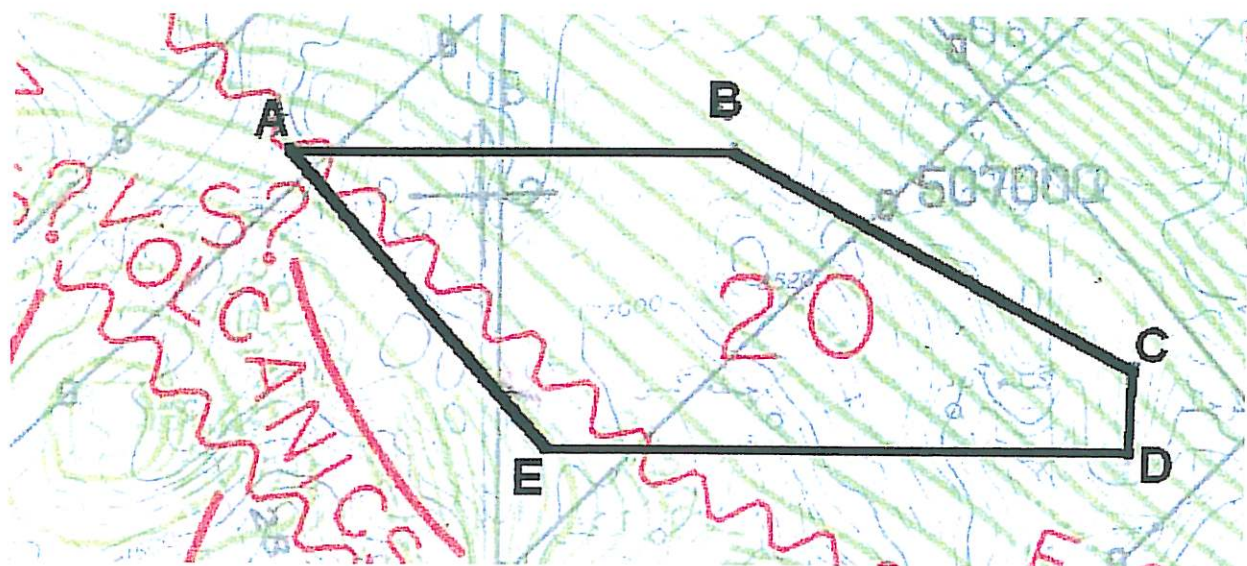
۱۰- مطالعه چینه شناسی حد کرتاسه - ائوسن در نواحی خلخال، آل هاشم،

خسرو خسرو تهرانی، دانشگاه تهران سال ۱۳۵۱

۱-۶- بررسی نقشه مغناطیس هوایی منطقه

منطقه مورد مطالعه در نقشه مغناطیس هوایی ۱:۲۵۰۰۰۰ بندر انزلی (چهارگوش شماره D3) تلفیق شده توسط یوسفی و همکاران (سازمان زمین شناسی کشور ۱۹۷۸) واقع است. این نقشه براساس داده های حاصل از پروازهایی با شبکه ۷/۵ در ۴۰ کیلومتر تهیه شده است. این پردازها در بلوکهایی با ارتفاع پرواز ثابت که ارتفاع بارومتریک آنها در رده های ۷۰۰۰ پائی و ۸۰۰۰ پائی بوده است انجام پذیرفته است. مقاطع پرواز در حدود ۷/۵ کیلومتر از هم فاصله داشته و جهات پرواز ۴۵ درجه و ۲۲۵ درجه برای پروازهای ۷۰۰۰ پائی و ۱۸۰ و ۳۶۰ درجه برای پروازهای ۸۰۰۰ پائی است. فاصله خطوط شمارش در این نقشه ها دو گاما (خطوط فرعی) و ده گاما (خطوط اصلی) میباشد. موقعیت محدوده مورد مطالعه برروی این نقشه در شکل شماره (۴) آورده شده است. براساس این نقشه در داخل محدوده مورد مطالعه و یا نواحی نزدیک آن (بویژه در بخشهای خاوری) هیچگونه اثری از ناهنجاریهای مغناطیسی که نشاندهنده وجود توده های نفوذی و یا عوامل ناهنجار دیگر باشد مشخص نشده است. تنها در بخش باختری محدوده، یک خطواره مغناطیسی با روند شمال باختر - جنوب خاور مشخص گردیده است که می تواند بیانگر مرز سنگهای رسوبی - دگرگونی منطقه و سنگهای ولکانیک بخش باختر باشد. با توجه به اطلاعات مغناطیسی موجود و عدم حضور توده های مغناطیسی

کم عمق (Shallow magnetic bodies), مشخص است که کانی سازه‌های موجود در منطقه ارتباطی با توده‌های نفوذی عمیق و یا نیمه عمیق ندارند و منشاء آنها مرتبط با پدیده‌های دیگر کانی سازی است.



شکل شماره (۴) - موقعیت منطقه بر روی بخشی از نقشه مغناطیس هوایی ۱:۲۵۰,۰۰۰ بندرانزلی

۱-۷- روش کار

پس از نهائی شدن قرارداد اجرای عملیات اکتشافی اخیر، گروه کارشناسی اقدام به انجام مطالعات کتابخانه‌ای و دفتری نمود. همزمان با جلساتی که در سازمان صنایع و معادن استان اردبیل صورت پذیرفت صورتجلسه تعیین قطعی محدوده مورد مطالعه تهیه و این محدوده از طرف کارفرما به مشاور معرفی و تحویل گردید.

بلافاصله بعد از آن مشاور اقدام به تهیه نقشه های زمین شناسی و توپوگرافی موجود از منطقه مورد مطالعه نمود و عکس های هوایی به مقیاس ۱:۲۰۰۰۰ منطقه سفارش چاپ داده شد. از آنجائیکه قرارداد اجرای پروژه اخیر در اول بهمن سال ۱۳۸۲ بسته شد، بدلیل شرایط نامساعد جوی، تمام تلاش های مشاور برای اجرای عملیات صحرائی در ماههای اول و دوم اجرای پروژه بی نتیجه ماند. اما در همین زمان مطالعات کتابخانه ای و جمع آوری اطلاعات و مطالعه عکسهای هوایی و ماهواره ای صورت پذیرفت. در ماههای ابتدایی سال ۱۳۸۳ با اعزام اکیپ های صحرائی در چند مرحله عملیات اکتشافی ادامه یافت اما در هر مرحله، بدلیل بارندگی و سرمای شدید، اختلالات شدید در اجرای پروژه ایجاد گردید. بنابراین مشاور مجبور گردید تا در چند مرحله برداشتهای صحرائی را به انجام برساند. در طی عملیات صحرائی برداشتهای زمین شناسی و همچنین اکتشاف چکشی صورت پذیرفت و آثار کانی سازیها و کارهای معدنی قدیمی شناسائی گردید. با توجه به اندک بودن شواهد سطحی کانی سازی، سخت و مستحکم بودن سنگ میزبان کانی سازی (سنگ آهکهای دولومیتی و سیلیسی شده) و عدم وجود راه دسترسی مناسب جهت انتقال ماشین آلات حفاری به منطقه کانی سازی، متأسفانه علیرغم تلاشهای مشاور جهت پاکسازی سطح این کانی سازیها، نتیجه مثبتی بدست نیامد. لذا مشاور به نمونه برداریها و بررسیهای سطحی اکتفا نمود. از آنجائیکه قبل از اتمام

عملیات برداشت صحرائی، آزمایشگاه مورد نظر با معرفی مشاور و تأیید کارفرما مشخص گردیده بود، نمونه های برداشت شده مربوط به آنالیز XRD, XRF و ژئوشیمی طلا به آزمایشگاه کانساران بینالود ارسال گردید و نمونه های پتروگرافی و مینرالوگرافی نیز توسط کارشناسان خبره سازمان زمین شناسی کشور مطالعه گردید. آنالیز XRF نمونه ها توسط شرکت کانساران بینالود در داخل کشور انجام پذیرفت اما نمونه های طلا به کشور استرالیا ارسال گردید. در مدت زمانی که نمونه ها در آزمایشگاه مورد آنالیز قرار میگرفت، نقشه زمین شناسی منطقه (در مقیاس ۱:۲۰۰۰۰) با استفاده از اطلاعات مربوط به برداشتهای صحرائی و انجام فتوزئولوژی و انتقال برروی نقشه توپوگرافی ۱:۲۰۰۰۰ آماده شده توسط کارتوگراف همکار شرکت، نقشه زمین شناسی همراه با سه مقطع عرضی ساختمانی آماده گردید که ضمیمه گزارش است. با آماده شدن نتایج آنالیز نمونه ها و تلفیق آنها با شواهد صحرائی گزارش بررسی وضعیت کانی سازی در منطقه آماده گردید که در ادامه موضوعات مختلف آن مورد بحث قرار میگیرند.

فصل دوم : زمین شناسی

۲-۱- زمین شناسی ناحیه ای

منطقه مورد مطالعه در بخشهای جنوبی کوههای طالش واقع است و مهمترین کار زمین شناسی قبلی انجام گرفته در منطقه ، نقشه زمین شناسی یکصد هزارم ماسوله (سازمان زمین شناسی کشور ۱۳۵۱) است که توسط R.G. Davies ، C.R. Jones ، G.C. Clark ، B. Hamzhepour ، با همراهی منوچهر قرشی و نوایی در یک پروژه مشترک ایران - انگلستان در سالهای ۱۹۶۸ تا ۱۹۷۱ تهیه گردیده است. براساس اطلاعات موجود در این نقشه که در شرایط نسبتاً دشوار بدون وجود راههای دسترسی امروزی تهیه گردیده است، منطقه مورد مطالعه بعنوان بخشی از البرز باختری در نظر گرفته شده است. در این بخش مختصری از زمین شناسی بخش شمال خاوری رودخانه قزل اوزن در محدوده نقشه یکصد هزارم ماسوله آورده میشود.

قدیمی ترین سنگهای این منطقه شامل مجموعه شیست سبز اپیدوت-اکتینولیت شیست و گنیس همراه با درون لایه هائی از میکاشیست و سرپانتینیت هستند که در امتداد رودخانه کوثر در بخش خاوری لاجور برونزد دارند. این مجموعه به پرکامبرین نسبت داده شده اند.

سنگهای متعلق به پالئوزوئیک زیرین نیز در بخش شمال خاوری محدوده نقشه گسترش دارند و شامل سنگهای آتشفشانی بازیک و اسپیلیتی همراه با میان لایه

هایی از سنگ آهک های خاکستری، قرمز و تیره هستند. از سنگ آهکهای قرمز رنگ سن سیلورین گرفته شد که در البرز منحصر به فرد است.

پالئوزوئیک بالا در مناطق شمال خاوری محدوده نقشه یکصد هزارم ماسوله شامل مجموعه تفکیک نشده هم ارز سازندهای مبارک، درود و روته با لیتولوژی سنگ آهک همراه با درون لایه هایی از سنگهای آتشفشانی است. سن این مجموعه از تورنیزین تا پرمین متغیر است. در بخش های مرکزی و جنوبی محدوده رخساره های این زمان متنوع تر است. در این مناطق لایه هائی از سنگهای رسوبی تخریبی همراه با باندهائی از سنگ آهکهای پالئوزوئیک بالائی حضور دارند. تغییرات جانبی در این رخساره ها بسیار زیاد است و در بخشهای بالادست حوضه های آبریز پوارود، سیاورود و هزاررود، در اثر حرکات تکتونیکی حاکم بر منطقه، بخشهای تخریبی تا حدودی دگرگون شده و به سنگهای فیلیتی - اسلیتی تبدیل شده اند و نسبت به بخشهای کربناته غالب شده اند. سن این مجموعه از دونین بالائی (فرازین) تا پرمین متغیر است. بنظر میرسد که بخشهای فیلیتی - اسلیتی سن این مجموعه از دونین بالائی (فرازین) تا پرمین متغیر است. بنظر میرسد که بخشهای فیلیتی - اسلیتی نیز دارای سن مشابهی باشند. این مجموعه از شهر ماسوله به سمت باختر تا مجاور رودخانه شاهرود در جنوب دهستان شال گسترش دارد. برونزدی از سنگهای کربناته دونین در منطقه لرد در باختر دهستان شال نیز دیده میشود. از

نظر فسیل شناسی بالاترین بخش سکانس پالئوزوئیک بالا مشخص نشده است اما یک افق کوارتزیتی سفیدرنگ در برخی مناطق وجود دارد. اگرچه این کوارتزیت ها به تریاس نسبت داده شده اند اما ممکن است سنی از پرمین تا ژوراسیک زیرین داشته باشند.

مجموعه ذکر شده بوسیله سنگهای تخریبی تیپیک سازند شمشک که دارای سنی از توارسین تا بازوسین زیرین هستند گسترش قابل توجهی دارند. در برخی مناطق سنگهای ولکانیک توفی در داخل مجموعه شمشک ظاهر میشوند. روی سازند شمشک، سازند لار و سازند شال قرار میگیرند که هر دو آنها دارای سن ژوراسیک میانی - بالائی هستند. این دو سازند ممکن است سن آنها به کرتاسه زیرین نیز برسد البته رخساره آنها هیچگونه تغییری نمیکند. این دو سازند عمدتاً بصورت تغییرات جانبی یکدیگر هستند. سازند لار نشاندهنده رخساره ریفی و سازند شال نشاندهنده رخساره پشت ریفی است.

سنگهای زمان کرتاسه در بخشهای شمالی و شرقی منطقه دارای گسترش فراوان هستند. در منطقه شمال باختری این سنگها دارای رخساره ریفی هستند و در بخشهای مرکزی رخساره پشت ریفی را نشان میدهند. رسوبات تخریبی توفی مربوط به محیط جزر و مدی تا سبنا همراه با سنگهای ولکانیک بازیک کرتاسه بالا روی سنگهای کربناته کرتاسه را در شمال خاوری میپوشاند. سنگهای مربوط به

زمان ترشیاری محدود به بخشهای غربی و جنوب غربی محدوده نقشه هستند و شامل سازندهای فجن، زیارت و کرج هستند که بوسیله رسوبات قرمز رنگ نئوژن در دره رودخانه قزل اوزن پوشیده شده است. سنگهای آذرین مربوط به پرکامبرین، پالئوزوئیک زیرین، پالئوزوئیک بالا، ژوراسیک، کرتاسه و پالئوژن در منطقه گسترش دارند.

از دیدگاه زمین شناسی ساختمانی، مهمترین روندهای ساختمانی و نوع چین خوردگی و گسل خوردگی بسیار پیچیده است. روندهای غالب شمال باختر- جنوب خاور هستند.

بنابراین از دیدگاه زمین شناسی ناحیه ای تنوع سنگهای با سن ها و جنس های مختلف قابل توجه است. نکته قابل توجه در رابطه با زمین شناسی این منطقه این است که علیرغم آنکه بخشی از رشته کوه البرز است و دارای سیمائی مشابه با سایر بخشهای آن است اما دگرگونه بودن سنگهای پالئوزوئیک بالا، عدم گسترش قابل ملاحظه دولومیت های سازند الیکا، وجود سازند شال و همچنین رسوبات کربناته با سن مشخص نئوکومین (کرتاسه زیرین) آن را از سایر بخشهای البرز جدا مینماید. محدوده ای که در طی مطالعات پروژه اخیر به آن توجه میشود عمدتاً دربرگیرنده سکانس دگرگون شده پالئوزوئیک بالا هستند. وضعیت زمین شناسی، چینه شناسی و زمین شناسی ساختمانی این منطقه در ادامه شرح داده خواهند شد.

۲-۲- زمین شناسی منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه مساحتی بالغ بر ۶۰ کیلومتر مربع را در بخشهای مرکزی برکه زمین شناسی یکصدهزارم ماسوله را شامل می‌گردد. این منطقه بصورت یک ۵ ضلعی است و روندهای ساختمانی در آن بصورت شمال باختر- جنوب خاور است. نقشه زمین شناسی این محدوده با استفاده از عکسهای هوایی با مقیاس ۱:۲۰۰۰۰ چاپ سازمان نقشه برداری کشور و با کمک تکنیک فتوژئولوژی و برداشتهای صحرایی تهیه گردید نقشه تهیه شده ضمیمه گزارش است و شامل نقشه اصلی، بخش راهنما و سه مقطع ساختمانی عرضی است. در ادامه ابتدا واحدهای چینه شناسی مشخص شده بر روی این نقشه شرح داده می‌شوند. سپس در رابطه با زمین شناسی ساختمانی منطقه توضیحاتی داده میشود.

۲-۲-۱- چینه شناسی

در محدوده مورد مطالعه واحدهای سنگی متعلق به پالئوزوئیک بالا و کرتاسه دارای گسترش هستند و سنگهای ترشیاری برونزادی در منطقه ندارند و رسوبات کواترنری نیز تنها بصورت پادگانه های آبرفتی با وسعت محدود در کنار آبراهه ها و همچنین بصورت پوشش خاک و واریزه دیده می‌شوند. در ادامه واحدهای چینه شناسی مشخص شده در نقشه زمین شناسی از قدیم به جدید شرح داده میشوند.

- پالتوزوئیک بالا

برخلاف مناطق دیگر البرز که پالتوزوئیک بالا بوسیله سازندهای با لیتولوژی و چینه شناسی معین مشخص است در این منطقه تفکیک سازندهای مختلف متعلق به این زمان امکان پذیر نیست. سازندهای جیروود یا خوش ییلاق، مبارک، درود، روته و نسن در بیشتر نواحی البرز، همراه با نبوده‌های محلی دیده، می‌شوند. در این بخش از البرز، مجموعه سازندهای فوق جای خود را به سکانسی تخریبی کربناته که دگرگونی ضعیفی را متحمل شده است داده است. در داخل این مجموعه واحدهای مختلفی را میتوان تفکیک نمود که ذیلاً شرح داده میشوند.

- واحد Pz^{ph.s}

بخش زیادی از مناطق مرکزی و مرز باختری محدوده مورد مطالعه دارای برونزدهائی از سکانسی متشکل از تناوب لایه های نازک تا متوسط لایه تخریبی و کربناته با درجه دگرگونی ضعیف می باشند. این مجموعه عمدتاً از فیلیت های اسلیتی، کوارتزیت های سفیدرنگ و ماسه سنگ دگرگون شده تشکیل شده اند که دارای میان لایه هائی از سنگ آهک های نازک لایه خاکستری تیره هستند. این مجموعه عمدتاً در پیرامون و شمال خاوری روستای بالاکوه و چملوگبین دیده میشوند. در مجاورت جنوبی روستای بالاکوه، جاده روستائی ترانشه مناسبی را در این مجموعه ایجاد نموده است. لیتولوژی های قابل تشخیص در این ترانشه شامل مجموعه سنگهای فیلیتی و اسلیتی متورق سبزرنگ همراه با لایه های کوارتزیت

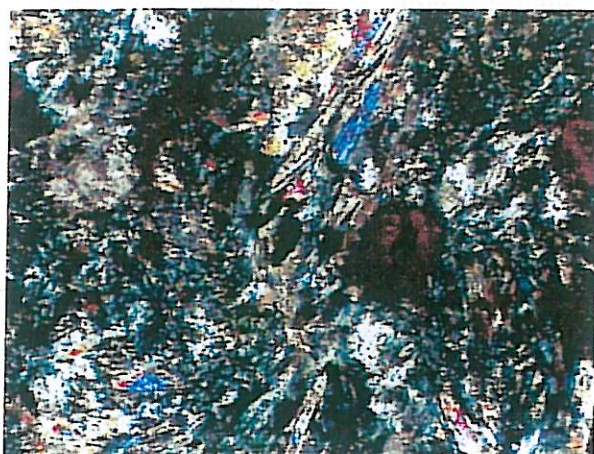
سفیدرنگ به ضخامت حداکثر ۳۰ سانتی متر است. این مجموعه تکتونیزه هستند و همراه با کوارتزیت سفیدرنگ همچنین در داخل شکستگی های آنها آغشتگی به هیدرواکسیدهای آهن دیده می شود. نمونه هایی از بخشهای فیلیتی و اسلیتی و بخشهای شیلی که کمتر دگرگون شده هستند جهت مطالعات پالینولوژی برداشته شده اند اما با مشورتی که با آقای مهندس جعفر صبوری (سازمان زمین شناسی کشور) انجام شد، نامبرده با توجه به کارهای انجام شده قبلی خود در منطقه ماسوله تاکید داشته اند که این نمونه ها سن مشخص ارائه نمی دهند، لذا از انجام مطالعات آن ، با توجه به محدودیتهای زمانی صرف نظر گردید. همراه مجموعه فوق، ماسه سنگهای آهکی و سنگ آهکهای ماسه ای دیده می شوند که نمونه شماره 4-Kh-Pb از این سنگها مورد مطالعه پتروگرافی قرار گرفته و براساس آن بافت این سنگها کلاستیک و دارای ترکیب سنگ شناسی ماسه سنگ کوارتزی آهن دار هستند.

دانه های کوارتز با خاموشی موجی-اصلی ترین تشکیل دهنده آن است ضمن آنکه کانیهای فلدسپات و قطعات چرت و کربناتها نیز همراه آنها دیده میشوند. سیمان این سنگها از کربنات کلسیم و اکسید آهن تشکیل شده است و کانیهای فرعی تورمالین و زیرکن نیز در آنها وجود دارند.

در شمال بالاکوه یک واحد سنگ آهک مرمری شده با گسترش قابل ملاحظه در داخل این واحد دیده میشود که بعنوان واحد مستقل در ادامه شرح داده خواهد شد. زیر این سنگ آهکها در داخل مجموعه فیلیت ها و اسلیت ها یک افق سنگ ولکانیک دگرگون شده وجود دارد که دارای ضخامت حدود ۵۰ متر است. این افق بصورت سنگ دگرگونی با رخساره شیست سبز (نمونه 5-Kh-Pb) دارای بافت کریتوبلاستیک تا لپیدوبلاستیک بوده و کانیهای اصلی تشکیل دهنده آن شامل آمفیبول های از نوع ترمولیت- اکتینولیت، کلریت، کوارتز و آلبیت نئوفرمه هستند. همراه آنها ریزبلورهای اسفن و اپیدوت نیز وجود دارند. عکس شماره (۵) نمای میکروسکپی این واحد را نشان میدهد.

مجموعه دگرگونیهای شرح داده شده، بخش اصلی ارتفاعات حدفاصل آبراهه کهلدشت - چملوگبین تا بیلاق گندم آباد را شامل میگردد. این مجموعه دارای سیمای نرم فرسای است و بخش زیادی از سطح آن بوسیله قشری از خاک و پوشش گیاهی مرتعی پوشیده شده است. در باختر گندم آباد بدلیل عملکرد گسل های منطقه و همچنین شیب زیاد ریخت شناسی، یک رانش بزرگ در این مجموعه اتفاق افتاده است (عکس شماره ۶).

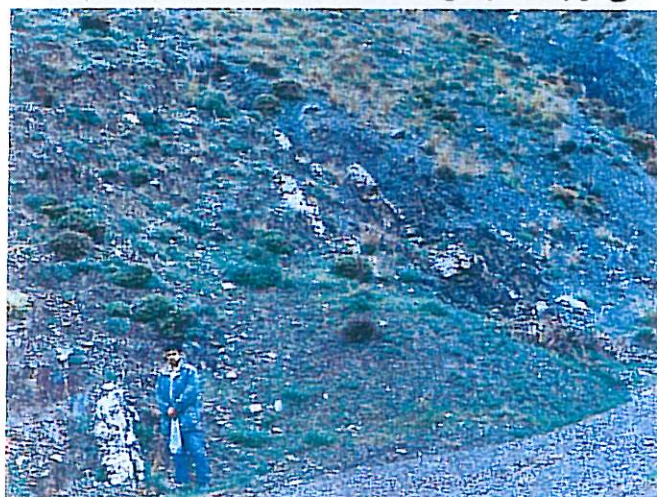
کوارتز آرنایت های سفیدرنگ دارای ضخامت های مختلف هستند و گاهی ضخامت آنها تا ۰/۵ متر میرسد (عکس شماره ۷). بخشهای فیلیتی عمدتاً دارای رنگ



عکس شماره (۵)-نمای میکروسکوپی از بخشی از واحد دگرگون شده با رخساره شیست سبز



عکس شماره (۶)-نمایی از پدیده رانش (Land Slide) درباختر گندم آباد(نگاه به جنوب)



عکس شماره (۷)-لایه های کوارتزیت سفیدرنگ در داخل مجموعه دگرگونی واحد $Pz^{ph,s}$ در جنوب بالاکوه (نگاه به خاور)

خاکستری، کرم و طوسی و خاکستری مایل به سبز هستند. نمونه شماره Kh-Pb-13 از این سنگها مورد مطالعه پتروگرافی قرار گرفت. این سنگها در زیر میکروسکوپ دارای بافت اسلیتی بوده و بصورت دانه ریز متشکل از تیغک های ظریف سریسیت - موسکویت و کلریت جهت یافته به همراه ریزبلورهای کوارتز ر کریستالیزه و فلدسپات است (عکس شماره ۸).

میان لایه های سنگ آهک میکرایتی و ماسه ای موجود در آن (نمونه شماره Kh-Pb-14 با رنگ خاکستری تیره تا سیاه بیانگر محیط رسوبی جذر ومدی (Tidal Flat) در هنگام تشکیل رسوبات این واحد است.

- واحد PZ^{ms}

این واحد بخش زیادی از مناطق باختری محدوده مورد مطالعه (باختر آبراهه کهلدشت - بالاکوه) و همچنین بصورت نواری کشیده با روند شمال باختر - جنور خاور، مناطق شمالی (منطقه کهلدشت) و خاوری (رکن آباد و گندم آباد) را اشغال مینماید. موقعیت چینه شناسی آن بگونه ای است که آن را می توان بعنوان بخشی از رخساره جانبی واحد PZ^{Ph.s} تلقی نمود و از نظر لیتولوژی شامل بخشهای ماسه سنگی خاکستری، خاکستری مایل به سبز و قهوه ای و نخودی همراه با میان لایه های شیلی تیره رنگ و کوارتزیت هایی سفید رنگ است. بخش اصلی این سکانس از ماسه سنگها نازک تا متوسط لایه تشکیل شده است که تا حدودی متمورف شده

اند و بخشهای فیلیتی، سنگ آهک کریستالین و دولومیتها بصورت میان لایه همراه آنها دیده میشود. افقهای کوارتزیت سفید رنگ آغشته به لیمونیت در بخشهای مختلف گسترش دارند. در مجاور روستای گندم آباد ضخامت این افق کوارتزیت به دو متر نیز می رسد عکس شماره ۹). در بخش شمال باختری محدوده مورد مطالعه آثاری از سنگهای ولکانیک آتره شده با ترکیب کانی شناسی کوارتز، آلبیت، کلسیت و ایلیت همراه با مقادیر کمتری از گوتیت و کلریت (نمونه شماره Kh-Pb-70) همراه با این واحد دیده میشوند که البته گسترش اندکی دارند. برخی از لایه های ماسه سنگی آغشته به هیدرواکسیدهای آهن هستند.

میان لایه های شیلی آن در جنوب تازه کند (کلوزان) دارای آثار مواد آلی کربن دار است و میزان این مواد آلی بحدی است که به راحتی دست را سیاه میکند و جلای چرب دارد. در بررسی کانی شناسی این نمونه علیرغم انتظار حضور گرافیت در آنها، کانیهای کوارتز، موسکویت (اجزاء اصلی) و آلبیت و کائولینیت بعنوان فاز فرعی و نادر گزارش شده اند (نمونه Kh-Pb-71).

در حد فاصل روستای چملوگین و احمد آباد در بخش باختری آبراهه، ماسه سنگهای دگرگون شده این واحد دارای رنگ خاکستری مایل به سبز و با رنگ فرسایش قهوه ای بصورت نازک تا متوسط لایه دارای لایه بندی مشخص هستند. سطح واحد Pz^{ms} نسبت به واحد $Pz^{ph.s}$ دارای پوشش کمتری از خاک و مراتع

است. تنها در مواردی که خردشدگی شدید در مجاورت گسل اتفاق افتاده است این قشر خاک قابل توجه می‌باشد.

- واحد Pz^{mb}

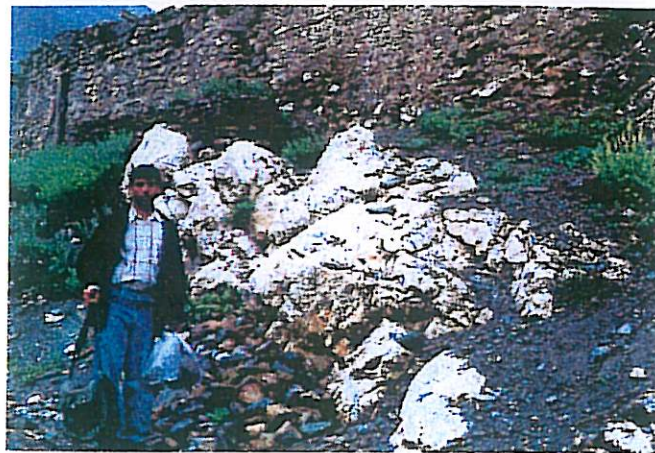
این واحد بصورت یک افق کربناته سنگ آهک کریستالیزه با رنگ خاکستری، خاکستری مایل به کرم و سنگهای دولومیتی و کریستالیزه خاکستری رنگ، متوسط لایه تا ماسیو است و بصورت کاملاً برجسته نسبت به واحدهای دربرگیرنده فیلیتی و ماسه سنگهای دگرگون شده، نمایان است. بخشی از این واحد (قسمتهای دولومیتی آن) بویژه در شمال بالاکوه دارای آثار فراوان چرت است. این چرت‌ها دارای رنگ سیاه تا کرم است (عکس ۱۰). چرتها بصورت گرهک و یا لایه‌های تا ضخامت ۲۰ سانتی متر نیز دیده می‌شوند.

نمای برونزد این واحد در عکسهای شماره ۱ تا ۴ مشخص است. بصورت موضعی بخشهایی از این واحد دارای آغشتگی به اکسیدها و هیدروکسیدهای آهن می‌باشد. بخش بالائی این واحد کاملاً دولومیتی است که بعنوان یک واحد مستقل در ادامه شرح داده خواهند شد.

این واحد (Pz^{mb}) دارای سه برونزد نواری شکل با روند شمال باختری - جنوب خاوری است که عمدتاً تکتونیزه و بوسیله گسل‌های با همین روند بریده شده است. برونزد باختری بدلیل عدم وجود راه دسترسی مناسب کاملاً شناخته شده



عکس شماره (۸) - نمای میکروسکوپی از اسلیت‌های منطقه (p6.3L)*



عکس شماره (۹) - افق کوارتزیت سفید رنگ در داخل واحد pZ^{ms} در مجاور روستای گندم آباد



عکس شماره (۱۰) - آثار چرت در داخل واحد pZ^{mb} در شمال بالاکوه

نیست و عمده اطلاعات و گسترش آن از روی عکس های هوایی مشخص شده است. برونزد بخش مرکزی دارای بیشترین گسترش بوده و همراه آنها بخشهای دولومیتی چرت دار فراوان هستند این برونزد در ارتفاعات حد فاصل کهلدشت تا بالاکوه گسترش دارد.

برونزدهای بخش خاوری (منطقه حد فاصل رکن آباد تا گندم آباد) عمدتاً بصورت سنگ آهکهای کریستالیزه خاکستری روشن و توده ای بوده و بخشهای دولومیتی چرت دار همراه آنها دیده نمیشود. این بخش از سنگ آهکهای کریستالین در نقشه زمین شناسی یکصد هزارم منطقه بعنوان سازند مبارک مشخص شده اند اما نمونه ای از آن که جهت مطالعه فسیل شناسی برداشته شد (Kh-Pb-44) فاقد هرگونه فسیل و یا حتی مواد آلوکم دیگر است. این سنگها دارای میکروفاسیس اسپارایتی (گرین استون) هستند. بدلیل نداشتن شواهد سنی مشخص این مرمرها از بقیه بخشها تفکیک نشده اند.

- واحد Pz^{dl}

مهمترین واحد زمین شناسی در منطقه مورد مطالعه این واحد است، زیرا به نظر میرسد میزبان اصلی کانی سازیهای سرب، روی و باریم در منطقه باشد. رنگ این واحد قهوه ای تا قرمز بوده و از دور بخوبی قابل تشخیص از بخش مرمری زیرین است. این دولومیتها بصورت ثانویه از تاثیر سیالات غنی از منیزیم بر روی سنگهای

مرمری منطقه تشکیل شده اند. تبدیل سنگ آهکهای کریستالین خاکستری رنگ به دولومیت‌های قهوه ای را میتوان روی زمین مشاهده نمود (عکس شماره ۱۱). این دولومیتها تا حدودی سیلیسی شده و آغشته به اکسید و هیدرواکسید آهن هستند. ترکیب کانی شناسی آن (نمونه های 8,12,17,19,93 Kh-Pb) شامل دولومیت بعنوان کانی اصلی ، همراه با مقادیر متفاوتی از کلسیت، کوارتز و کانیهای اکسید و هیدروکسید آهن است. این افق دولومیتی در بخش میانی محدوده مورد مطالعه از خاور روستای بالاکوه به سمت شمال باختر تا باختر کهلدشت و همچنین در بخش خاوری محدوده، در حد فاصل روستاهای گندم آباد و رکن آباد با همان روند برونزد دارند و عمدتاً دارای فرسایش سخت بوده و نسبت به سنگهای کمر بالا و کمر پائین خود بوضوح قابل تشخیص است. در برخی مناطق همانند شمال خاور کهلدشت همراه آنها توده های متخلخل اکسیدهای آهن نیز دیده میشود (عکس شماره ۱۲ و ۱۳). آثار معدنکاری قدیمی نیز در کمر پائین این واحد و در مرز آن با واحد مرمری (PZ^{mb}) متمرکز هستند. در رابطه با این آثار در بخش مطالعات اکتشافی شرح داده می شود.



عکس شماره (۱۱) - ارتباط دولومیت های قهوه ای (pz dl) و سنگ آهکهای کریستالین خاکستری (pz^{mb})



عکس شماره (۱۲) - توده اکسید آهن همراه با سنگهای دولومیتی منطقه



عکس شماره (۱۳) - توده های متخلخل اکسیدهای آهن همراه با سنگهای دولومیتی منطقه

- واحد $Pz^{m\vee}$

در فاصله حدود ۱/۵ کیلومتری شمال بالاکوه و در داخل مجموعه سنگهای فیلیتی و اسلیتی، یک افق از سنگهای ولکانیک بصورت کاملاً برجسته نسبت به سنگهای میزبان دیده میشود که دارای رنگ خاکستری مایل به سبز است. لایه های سنگ میزبان دارای لایه بندی مشخص و دارای شیب ۴۰ تا ۷۰ درجه به سمت شمال خاور هستند و این افق بصورت هم شیب با لایه های فیلیتی، اسلیتی، ماسه سنگی و کوارتزیت های سفیدرنگ دیده میشود. موقعیت چینه شناسی این واحد در داخل مجموعه سنگهای دگرگون شده منطقه کاملاً مشخص نیست ولی ممکن است هم ارز سنگهای ولکانیک پرمین زیرین در البرز باشند. نمونه شماره (Kh-Pb-23) از این سنگها مورد مطالعه پتروگرافی قرار گرفت. بافت این سنگها پورفیریتیک با زمینه میکرولیتی - اینترسرتال و تا حدودی کلاستیک است.

زمینه آنها از بلورهای پلاژیوکلاز تشکیل شده است که به کلریت و سربیسیت تجزیه شده اند و ترکیبی در حد سدیک دارند و فضای بین آنها را مقادیر فراوان کربنات، کلریت و کوارتز ر کریستالیزه پر نموده است. بلورهای درشت پلاژیوکلاز بصورت نیمه شکل دار تا بی شکل با ترکیب در حد الیگوکلاز - آندزین است که به کربنات، کانیهای رسی، سربیسیت و کلریت تجزیه گردیده اند، کانیهای فرعی موجود در آن شامل ایلمنیت، آپاتیت و کانیهای اوپیک است.

نام سنگ بوسیله پتروگراف، سنگ ولکانیکی با ترکیب سدیک - به شدت کربناتیزه، کلریتیزه و تا حدی سیلیسیفیه در حد سنگهای کراتوفیر معرفی شده است. عکس شماره (۱۴) نمای میکروسکوپی این سنگها است.

- مزوزوئیک

واحدهای سنگی متعلق به زمان مزوزوئیک در البرز شامل سازندهای الیکا (تریاس)، شمشک، دلپچای، لار (ژوراسیک) و سازند تیزکوه (کرتاسه زیرین) هستند. در منطقه مورد مطالعه شرایط زمین شناسی تا حدودی متفاوت از سایر قسمتهای البرز است. از مجموعه سازندهای اشاره شده تنها سازند شمشک بصورت مشخص در نواحی اطراف منطقه گسترش دارند. وضعیت زمان تریاس در منطقه کاملاً مشخص نیست و زمان ژوراسیک بالا و کرتاسه نیز با سازندهای شال و رخساره های آهکی نفوکومین مشخص هستند. در ادامه وضعیت برونزد واحدهای سنگی متعلق به زمان مزوزوئیک در محدوده مورد مطالعه آورده می شود.

- واحد^{III} TR

این واحد بصورت یک افق دولومیتی خاکستری روشن تا کرم رنگ تکتونیزه، از مجاور روستای رکن آباد به سمت شمال باختر با طول حدود ۱/۵ کیلومتر و عرض حداکثر ۵۰۰ متر در یک منطقه با ریخت شناسی خشن دیده میشود. کنتاکت اطراف آن کاملاً تکتونیزه و گسله است اما وجود آثاری از مواد رسی نسوز تریاس - ژوراسیک بر روی این دولومیتها و شباهت رنگی این دولومیتها با سازند الیکا باعث

شده است که آنها بعنوان دولومیت‌های تریاس تلقی می‌شوند. وجه تمایز مشخص این دولومیتها با واحد دولومیتی Pz رنگ آنها است.

- واحد J_1^C

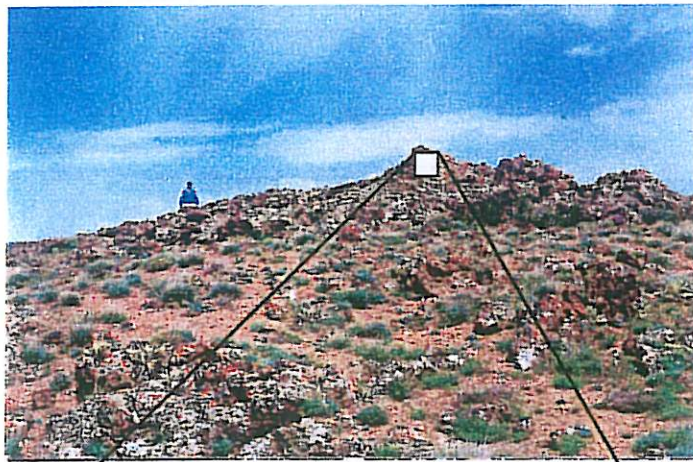
در مجاورت جنوب و باختر روستای رکن آباد بر روی دولومیت‌های منسوب به سازند الیکا (تریاس)، رسوبات کنگلومرانی و ماسه سنگی ژوراسیک زیرین متعلق به قاعده سازند شمشک گسترش دارد. بخش اصلی این واحد از رسوبات کنگلومرای با قلوه های کوارتزی است و از نظر لایه بندی ضخیم لایه است. برونزد محدود دیگری از این رسوبات کنگلومرانی در ترانشه جاده خاکی که از کهلدشت به سمت خاور ادامه دارد، دیده میشود.

- واحد $J_1^{C,9}$

این واحد بصورت مجموعه کنگلومرا و کوارتزیت کاملاً سخت دارای آغشتگی فراوان به هیدرواکسیدهای آهن است که در اثر وفور اکسیدهای آهن به رنگ قهوه ای و زرد درآمدن است. این واحد کاملاً تکتونیزه و بهم ریخته و فاقد لایه بندی مشخص است. تنها در یک مورد در تپه شمال خاوری کهلدشت (ارتفاعات بین کهلدشت و کهل) بر روی تپه گسترش دارد. عکس شماره (۱۵) دورنما و نمای نزدیک این رسوبات را نشان میدهد. این واحد بنظر میرسد رخساره جانبی J_1^C باشد.



عکس شماره (۱۴) - نمای میکروسکوپی واحد Pz^{mv}



عکس شماره (۱۵) - نمای دور و نزدیک از واحد $J_1^{c,q}$ در شمال خاور کهلدشت

- واحد J^s

این واحد شامل مجموعه شیل و ماسه سنگهای خاکستری تا سیاه متعلق به سازند شمشک است که در شمال خاوری محدوده با روند شمال باختر- جنوب خاور گسترش دارد. گسترش اصلی این واحد در خارج از محدوده مورد مطالعه به سمت روستای کهل است. بخش قاعده ای سازند واحدهای کنگلومرائی J₁^C و

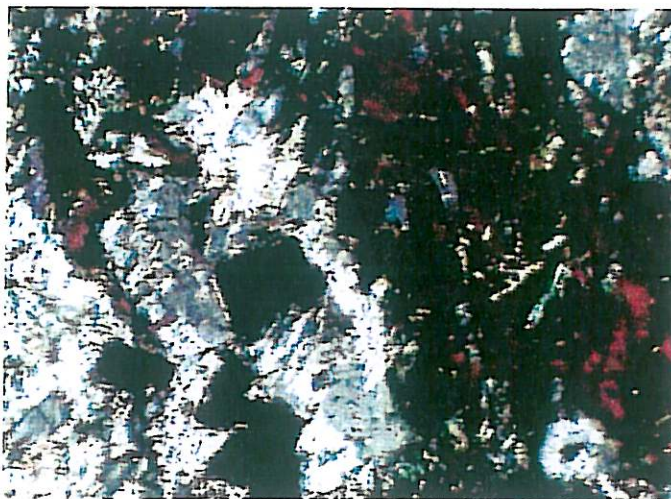
J₁^{C,q} هستند و روی آن در خارج از محدوده مطالعه (شمال رکن آباد) سازند شال گسترش دارد که البته در محدوده مورد مطالعه دیده نمی شود. بخش از این سازند (قاعده آن) دارای مواد سیلیسی، آلومینی است که دارای خاصیت نسوزندگی است.

- واحد K₁^I

این واحد بصورت سنگ آهکهای ریزدانه میکرایتی با رنگ خاکستری روشن و رنگ فرسایشی سفید است که در مرز شمال خاوری محدوده در مجاور جاده خاکی که از کهلدشت به قهوه خانه سبله ادامه دارد برونزد دارد. مرز آن با واحدهای دیگر در محدوده مورد مطالعه گسله است. سن این سنگ آهکها در کارهای قبلی کرتاسه زیرین (نئوکومین) تعیین شده است.

- واحد msn

در شمال ییلاق گندم آباد و در کف آبراهه، برونزد محدودی از یک توده سنگ آذرین در داخل مجموعه ماسه سنگهای دگرگونی دیده میشود که جایگاه چینه شناسی آن مشخص نیست. این سنگها دارای رنگ خاکستری مایل به سبز و کاملاً کمپاکت هستند. آثاری از کانی سازی پیریت و مقادیر کمتری کالکوپیریت (نمونه Kh-Pb-39) در آنها دیده میشود. از نظر پتروگرافی این سنگها دارای ترکیب متاسینیت هستند و اگرچه در حال حاضر تجزیه شده هستند اما بافت اولیه آنها گرانولار بوده است. کانیهای پلاژیوکلاز نیمه شکل دار با ترکیب در حد سدیک تا قلیائی همراه با سوزنهایی از ترمولیت - اکتینولیت، قالب کانیهای مافیک تبدیل شده به کلریت، اسفن (لوکوکسن) و کربنات و کانیهای کدر تیتان دار هستند. کانی فرعی آن آپاتیت است. عکس شماره (۱۶) تصویر میکروسکپی این واحد است.



عکس شماره (۱۶) تصویر میکروسکپی از واحد msn

-کواترنری

رسوبات زمان کواترنری بصورت رسوبات پادگانه ای Q^1 و برشهای ریزشی Q^{br} به مقدار کم در کنار آبراهه ها دیده می شوند. بخشهای اندکی از نواحی پیرامون آبادیها بدلیل وجود آب مناسب و پوشش خاک دارای فعالیتهای کشاورزی (Q^c) هستند.

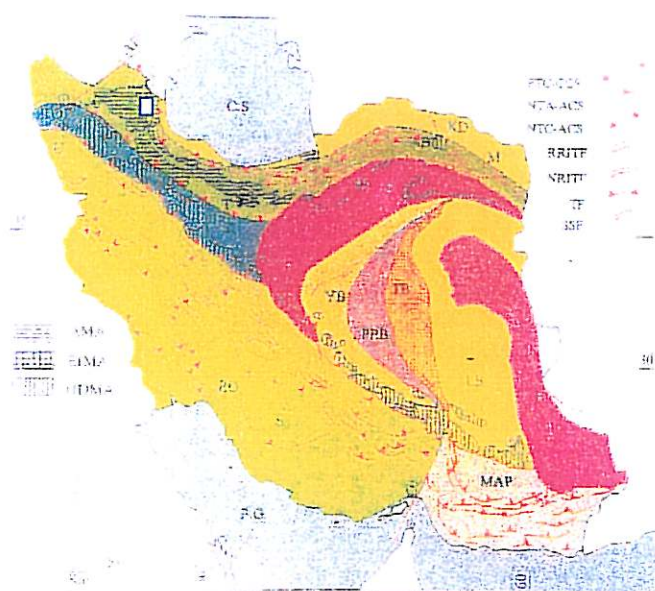
۲-۲-۲- زمین شناسی ساختمانی

همانگونه که قبلاً نیز بیان شد منطقه مورد مطالعه بر روی زون ساختاری البرز واقع بوده و در بخش باختری آن قرار دارد. (شکل شماره ۵ علوی ۱۹۹۱). از اختصاصات این زون وجود گسل خوردگی های فراوان (عمدتاً بصورت راندگی و راستالغز) راستالغز است که واحدهای مختلف را قطع نموده است. منطقه مورد مطالعه در محل خمش رشته کوه البرز در کوههای طالش واقع است این خمش باعث شده است که ضمن آنکه از نظر چینه شناسی این بخش از البرز با سایر مناطق متفاوت باشد، از نظر ساختاری نیز پیچیده تر است. از اختصاصات این منطقه پدیده دگرگونی در سنگهای پالئوزوئیک بالا است که به نظر میرسد عمدتاً در ارتباط با تکتونیک پیچیده منطقه باشد که در طی فاز کیمیرین در منطقه فعال شده است زیرا تشکیلات شمشک متعلق به ژوراسیک زیرین چنین پدیده ای را متحمل نشده است.

بجز چین خوردگی های کوچکی که در ارتباط با گسلها است، این پارامتر تکتونیکی گسترش قابل ملاحظه ای در منطقه ندارد و پدیده غالب تکتونیکی گسل ها هستند. تقریباً تمامی کنتاکت واحد ها به نحوی تحت تاثیر تکتونیک و گسل خوردگی قرار گرفته و عمده واحدها و لایه ها خرد شده هستند. گسل های منطقه نیز همانند روند گسترش ارتفاعات و ساختارهای دیگر، شمال باختری - جنوب

خاوری هستند. با توجه به شواهد کانی‌سازیه‌های منطقه که در ارتباط با دولومیت‌های ثانویه هستند، شاید بتوان گسل‌های بزرگ منطقه را بعنوان عاملی برای انتقال سیالات و شورابه‌های حوضه‌ای (Basinal Fluid) به سطح زمین و تاثیر آنها بر روی واحدهای سنگ آهکی و تبدیل آنها به دولومیت و برجای گذاشتن مواد معدنی در آنها دانست. این پدیده با توجه به شواهد زمین‌شناسی بایستی قبل از زمان تریاس- ژوراسیک اتفاق افتاده باشد.

به دلیل تاثیر گسل‌های فراوان، ریخت‌شناسی خشن و همچنین پدیده رانش (Land slide) به وفور در منطقه دیده می‌شود.



شکل شماره (۵)-نقشه تکتونیک ایران (علوی، ۱۹۹۱) وموقعیت منطقه بر روی آن

در این فصل، پس از مشخص شدن وضعیت زمین شناسی و گسترش واحدهای مختلف سنگی در منطقه در رابطه با شواهد کانی سازی در منطقه مورد مطالعه و رابطه آنها با واحدهای سنگ منطقه مطالبی آورده می شود. نتایج برداشتهای صحرایی و مطالعات آزمایشگاهی با همدیگر تلفیق می گردند و در رابطه با اهمیت این کانی سازیها بحث می گردد. در هنگام برداشتهای صحرایی و کارهای دفتری قبل و بعد از آن سعی مشاور بر این بوده است که بدون پیش داوری، تمامی داده ها و نتایج جمع آوری و بررسی گشته، ارتباط کانی سازیهای مختلف با وضعیت زمین شناسی منطقه مشخص گشته و رابطه عناصر مختلف با همدیگر بررسی شده و در نهایت در رابطه با احتمال حضور تیپ های مختلف کانی سازی اظهار نظر گردد. همچنین اگر چه عنوان پروژه در رابطه با اکتشاف عناصر فلزی بوده است اما سعی مشاور بر این بوده است که علاوه بر شناسایی پتانسیل فلزات مختلف (بویژه سرب، روی و مس) در منطقه، احتمال حضور ذخایری از مواد غیر فلزی را نیز بررسی نماید. در این ارتباط در همین فصل توضیحاتی ارائه خواهد شد. همچنین بدلیل فراوان بودن لایه ها و افق های کوارتز آرنایت و سیلیس شیری رنگ آغشته به هیدروکسیدهای آهن و همچنین سیلیسی بودن بخشی از سنگهای میزبان کانی سازی فلزات پایه (دولومیتها) و با توجه به اینکه اصولاً در فایل های استاندارد اندازه گیری به روش XRF، طلا اندازه گیری نمی شود، بنابراین ضرورت اندازه گیری طلا در تعدادی از نمونه های این منطقه احساس گردید تا در طی این

پروژه بر روی کانی‌سازیه‌های طلا در منطقه نیز بررسی‌هایی به عمل آید. بنابراین تعداد ۲۹ عدد از نمونه‌های این منطقه به کشور استرالیا (از طریق شرکت کانساران بینالود) ارسال و مقدار طلای آنها اندازه‌گیری شد. البته این موضوع با هماهنگی کامل با کارشناسان محترم سازمان صنایع و معادن استان اردبیل انجام پذیرفت.

۳-۲- ژئوشیمی سرب و روی، انواع کانسارها و وضعیت آنها در ایران

سرب یک فلز نرم، داکتیل، چکش خور با رنگ فلزی سفید مایل به آبی با نقطه ذوب پائین (۳۲۷/۵ درجه) و دارای وزن مخصوص بالا (۱۱/۳) است. عدد اتمی آن ۸۲ و وزن اتمی آن ۲۰۷/۲، دارای ظرفیت های ۲ و ۴ و نقطه جوش ۱۷۴۰ است. میزان کلارک آن در پوسته زمین ppm ۱۳ و ضریب تمرکز آن معادل ۲۰۰۰ است.

روی نیز یک فلز شفاف سفید مایل به آبی، در دمای عادی بریتل (شکننده) اما با حرارت دادن چکش خور می شود. روی دارای عدد اتمی ۶۵/۳۸، ظرفیت ۲، نقطه ذوب ۴۱۹/۶، نقطه جوش ۹۰۷ درجه سانتی گراد است و وزن مخصوص آن ۶/۵۱ گرم بر سانتی متر مکعب است. میزان کلارک روی در پوسته زمین ppm ۷۰ و ضریب تمرکز آن ۵۰۰ است. در جدول زیر میزان فراوانی (بر حسب ppm) سرب و روی در محیط های سنگی مختلف آورده شده اند.

سرب (Pb)	روی (Zn)	محیط سنگی
۰/۹	۸/۷	لیتوسر قاره ای بجز قشر رسوبی
۱/۶	۵/۱	قشر گرانیتی
۱/۹	۳/۹	گرانیت
۱/۵	۵/۶	گرانودیوریت
۱/۲	۷/۵	سنگهای آذرین متوسط
۰/۶	۱۰/۵	سنگهای آذرین بازیک
۰/۱	۵	سنگهای آذرین اولترابازیک
۲/۰	۹/۵	شیل
۰/۷	۱/۶	ماسه سنگ
۰/۹	۲/۰	سنگهای کربناته

بنابراین بیشترین فراوانی روی در سنگهای آذرین بازیک و کمترین آن در سنگهای گرانیتی است در حالیکه سرب دارای بیشتری فراوانی در سنگهای گرانیتی و کمترین مقدار در سنگهای اولترامافیک هستند.

در سریهای رسوبی تخریبی از دانه درشت (ماسه سنگ) به ریزدانه (رس) مقادیر سرب و روی افزایش می یابد که این موضوع بدلیل حضور مواد کلوئیدی، رس ها و مواد آلی در این رسوبات و جذب سطحی و اثر هم رسوبی آنها می باشد. در سری رسی - آهکی نیز به دلیل حمل این عناصر بصورت معلق، میزان آنها به طرف رسوبات آهکی کاهش می یابد. مهاجرت و نهشتگی سرب و روی در دو محیط هایپوژن و سوپرژن صورت می پذیرد. مهاجرت در محیط هایپوژن عمدتاً بوسیله ترکیبات کمپلکس صورت می پذیرد و نهشتگی آنها نیز در این محیط در اثر عواملی است که موجبات ناپایداری کمپلکس ها را فراهم سازد. این عوامل عمدتاً شامل کاهش فشار و حرارت و سدهای ژئوشیمیایی هستند.

در محیط سوپرژن نیز کمپلکس های آلی - فلز، هیدروکسید و بی کربنات عوامل مهاجرت و سدهای ژئوشیمیایی عوامل ته نشینی هستند در جدول زیر کمپلکس های مختلف تشکیل شده در محیط های سوپرژن و هایپوژن آورده شده است.

		هالیورن		هالیورن		سویژن	
دمای ۲۵-۳۰ درجه سانتی گراد		دمای ۱۵-۲۰		فاقد ترکیبات آلی		دارای ترکیبات آلی	
فاقد H2S		دارای H2S		فاقد H2S		دارای H2S	
Ph 4-6	Ph 6-8	Ph 4-6	Ph 4-6	Ph 6-8	Ph 4-6	Ph 6-8	Pb 2+ Pb(OH)+ Pb(HCO3)2
کلریدی pbCl+	کربناتی	هیدروسولفید ای سرب	سولفات	کربناتی	سولفات سرب	کربنات هیدروسولفید	Chelates کمپلکس آلی - فلز
فلوریدی PbF+							

از نظر ژنتیکی کانسارهای سرب و روی به چهار رده تقسیم شده اند که عبارتند از:

- ۱- کانسارهای ولکانوژن یا ولکانوژن اگزالاتیو
 - ۲- کانسارهای رسوبی
 - ۳- کانسارهای حاصل از فعالیت هیدروترمال
 - ۴- کانسارهای دگرگونی و اسپارن
- کانسارهای رسوبی از نظر فرایند تمرکز ماده معدنی به دو دسته مکانیکی و شیمیایی تقسیم می شوند. کانسارهای ولکانوژن نیز براساس دوری و نزدیکی به فعالیت هیدروترمال زیر دریایی به دو دسته دور از منشاء (Distal) و نزدیک به منشاء (Proximal) تقسیم می شوند. بین کانسارهای رسوبی شیمیایی و ولکانوژنیک دور از منشاء ابهاماتی وجود دارد.

محیط های تکتونیکی تشکیل کانسارهای سرب و روی نیز به اشکال زیر است:

- ۱- کانسارها در ارتباط با پشته های میان اقیانوسی (MOR) شامل کانسارهای هیدروترمال و ماسیوسولفید .
 - ۲- کانسارهای در ارتباط با فرورانش که دو دسته هستند.
- ۱-۲- شرایط جزایر قوسی (اقیانوسی - اقیانوسی) شامل ماسیو سولفیدهای نزدیک به منشاء و اکسید و سولفورهای دور از منشاء.

۲-۲- کمان ماگمایی قاره ای (اقیانوسی - قاره ای) شامل کانسارهای اسکارن

و رگه ای عمیق .

۳- کانسارهای در ارتباط با حوضه های پشت کمان ماگمایی (Back arc Basin)

۴- کانسارهای در ارتباط با کراتونها .

۵- کانسارهای مرتبط با آلاکوژنها .

کانسارهای سرب و روی در ایران دارای پراکندگی قابل ملاحظه ای هستند. تاکنون بیش از ۵۸۲ اندیس، کانسار و معدن سرب و روی در سرتاسر ایران شناخته شده است که بیشترین آنها در استان اصفهان (۱۲۶ عدد) قرار دارند. از این میان ۵۱ عدد در حد کانسار هستند و ذخیره قطعی کلی آنها بالغ بر ۴۶ میلیون تن است و ۶۵ درصد آن اکسیده (تماماً متعلق به ذخیره معدن انگوران)، ۳۳/۴ درصد آن سولفور و ۱/۶۰ درصد آن سولفور - اکسیده است . معدن انگوران به تنهایی در حدود ۷۷ درصد از کل ذخایر قطعی کشور را شامل می گردد (ریسمانی، ۱۳۷۲).

ذخایر معدن ایرانکوه (با ۸/۵ درصد)، مهدی آباد (۳ درصد)، عمارت (۲/۶ درصد)، کوشک (۲/۱ درصد) در درجات بعدی اهمیت قرار دارند. ذخایر قطعی ۵ معدن ذکر شده در حدود ۹۳ درصد از کل ذخایر قطعی را شامل می گردد که این نشان دهنده اهمیت کم ۷ درصد بقیه ذخایر قطعی است که متعلق به ۴۶ کانسار دیگر

است. بیشترین ذخایر قطعی شناخته شده به ترتیب در استانهای زنجان، اصفهان، یزد، کرمان و مرکزی واقع هستند.

افق های چینه شناسی که در ایران دارای آثار کانی سازی سرب و روی هستند عبارتند از پرکامبرین پایانی و دونین در البرز، ایران مرکزی و جنوب خاوری ایران، پرموتریاس در البرز، خاور و جنوب ایران، ژوراسیک در ایران مرکزی و باختر کشور، کرتاسه زیرین تا میانی در سنندج سیرجان، البرز و ایران مرکزی و ائوسن در البرز و شرق طبس (ریسمانی ۱۳۷۲).

کانسارهای ایران عمدتاً بصورت استراتی فرم و استراتا باند، رگه ای ولکانوژنیک و رگه ای ماگماتوژن وابسته به دوران سوم هستند. بیشترین تمرکز کانسارهای سرب و روی ایران در سکانس متعلق به دوره های کرتاسه و ائوسن صورت پذیرفته است. فازهای متالوژی سرب و روی در ایران نیز به چند رده زیر تقسیم شده اند.

- ۱- فاز متالوژی اواخر پرکامبرین - اینفراکامبرین که مهمترین آن است و کانسارهای کوشک، زیرکان، چاه میر، درخوره، کانسارهایی در آذربایجان و کانسار مهم انگوران متعلق به آن هستند.
- ۲- فاز متالوژی سیلورین - دونین (کانسارهای حوزه ازبک کوه و احتمالاً انارک).
- ۳- فاز متالوژی پرمین (کانسارهای دونا، الیکا در البرز مرکزی، انجیره یزد و سیاه کوه عقدا).

۴- فاز متالوژنی تریاس که گسترش زیادی در ایران دارند (تاجکوه، کوه قلعه، کوجر، احمد آباد و بودانو در حوزه بافق - کرمان، فسخود، آتش کوه در حوزه نظنز - دلیجان و کوه سورمه در زاگرس).

۵- فاز متالوژنی ژوراسیک - اوایل کرتاسه (تمامی کانسارهای محور ملایر - اصفهان، کانسارهای تفت، مهدی آباد و طرود در ایران مرکزی، کانسارهای غرب ایران، شمال خراسان و کانسار نمار در البرز مرکزی).

۶- فاز متالوژنی اواخر کرتاسه - دوران سوم (کانسارهای زه آباد، لک، سه چنگی و نخلک).

مهمترین حوزه ها یا میادین برای فلزات سرب و روی در ایران بصورت زیر است:

۱- حوزه فلز زایی سرب و روی آذربایجان (اهر).

۲- حوزه فلز زایی سرب و روی ملایر - گلپایگان - اصفهان - یزد.

۳- حوزه فلز زایی پلی متالیک (از جمله سرب و روی) زنجان - طارم.
از نظر جغرافیایی اندیس ها و کانسارهای سرب و روی در محدوده های زیر توزیع شده اند.

۱- محدوده شاهرود - تکاب (در البرز)

۲- محدوده ملایر - اصفهان که بین زون زاگرس مرتفع و کمربند ارومیه دختر واقع است.

۳- محدوده استان یزد و منطقه انارک در ایران مرکزی.

۴- محدوده استان کرمان در ایران مرکزی.

۵- محدوده استانهای خراسان و سیستان و بلوچستان.
بیشتر کانسارهای ایران هم سولفور و هم اکسید هستند. سنگ درونگیر عمده آنها از نوع آهکی و دولومیتی است. عیار کانسارهای با سنگ درونگیر آهکی - دولومیتی دارای عیار سرب ۶-۹ درصد، در سنگهای توفی عیار بیشتر از ۱۵ درصد دارند. بیشتر کانسارهای ایران در زون تکتونیکی ایران مرکزی واقع هستند.

کانسارهای با سنگ درونگیر آهکی دولومیتی دارای اهمیت زیاد در دنیا هستند. بخشی از این کانسارها بنام کانسارهای تیپ دره می سی سی پی (MVT) معروف هستند. این کانسارها عمدتاً در درجه حرارت پایین در رسوبات کربناته رسوبی در حوضه های ریفتی و کمربندهای پیش بوم (Forland) تشکیل می شوند. این کانسارها بیشتر در اندازه های کوچک بصورت زنجیری در محدوده های چند هزار کیلومتر مربعی توزیع می شوند. کانی سازی در آنها به شکل اسفالریت ، گالن و پیریت همراه با تمرکزهای منطقه ای از عناصر Cu , Ni , Co, Ge , Ga , Cd , Ag صورت می پذیرد. فلزات همراه با کربناتهای هیدروترمال به شکل دولومیت های قهوه ای و خاکستری صورت می پذیرد و عیار سرب و روی آنها اغلب کمتر از ۱۰ درصد است ضمن آنکه ممکن است گاهی تا ۲۰ درصد نیز برسد. این نهشته ها از سیالات حوضه ای (Basin Fluid) با شوری ۱۰ تا ۳۰ درصد وزنی NaCl در درجه حرارت ۷۵ تا ۲۰۰ درجه صورت می پذیرد.

مطالعاتی که بر روی ایزوتوپهای سرب و استرانسیم انجام شده است، بیانگر عبور این سیالات از میان رسوبات تخریبی و پی سنگها است. مطالعات ایزوتوپ گوگرد نیز نشاندهنده احیاء شدن سولفات آب دریا بوسیله سیالات حوضه ای است.

کانی سازی در کربناتهای هیدروترمال در نواحی با تمایز نفوذ پذیری مشخص اتفاق می افتد این نواحی شامل کنتاکتهای سنگ آهک - دولومیت ، کربنات - شیل ، برشهای گسلی و مرزهای ریف هستند. در بیشتر نواحی گسل های ناحیه و زونهای خرد شده نهشته های اصلی را کنترل می نمایند. در محدوده یک کانسار، توده های سولفیدی در زونهای برشی و لایه های نفوذ پذیر در مادستون، وکستون و گرین استونهای آهکی متمرکز می شوند و دولومیت های ثانویه (هیدروترمال) و کلسیت نیز در اطراف توده های سولفیدی متمرکز می شوند. مقدار کمی کانیهای دیگر مثل باریت ، سلسستین ، ژپس ، فلورین و گاهی هیدروکربن ها نیز ممکن است همراه با کربناتهای ثانویه دیده شوند.

۳-۳- عملیات اکتشافی در محدوده مورد مطالعه

همزمان و بعد از تهیه نقشه زمین شناسی ۱:۲۰,۰۰۰ منطقه، عملیات اکتشاف چکشی نیز در این محدوده صورت پذیرفته است. در این عملیات واحدهای مختلف سنگی منطقه از دیدگاه اقتصادی بررسی شده اند ضمن آنکه توجه عمده بر کشف آثار کانی سازیهای فلزی (بویژه سرب و روی) در سطح زمین بوده است. بدلیل فراوان بودن رگه ها و لایه های کوارتزیت و کوارتز شیری آغشته به هیدروکسیدهای آهن، به منظور بررسی پتانسیل آنها جهت کانی سازی طلا، همچنین نمونه هایی از سنگهای دیگر نیز برای این منظور بصورت مجزا مورد آنالیز طلا قرار گرفته اند. البته در طول عملیات اکتشافی این نکته که کانی سازی اصلی سرب و روی در منطقه در داخل سنگهای دولومیتی متمرکز هستند مورد توجه بوده است. و بخشی از توجه گروه اکتشافی بر روی پیدا نمودن آثار معدنکاری قدیمی در منطقه بوده است. در این ارتباط چندین اثر معدنکاری قدیمی در منطقه مورد مطالعه یافت شده است که شرح داده خواهند شد. در ادامه ابتدا در رابطه با کانی سازیهای فلزی در منطقه مورد مطالعه و سپس در باره پتانسیل های غیر فلزی منطقه شرحی آورده می شود.

۳-۳-۱- مواد فلزی

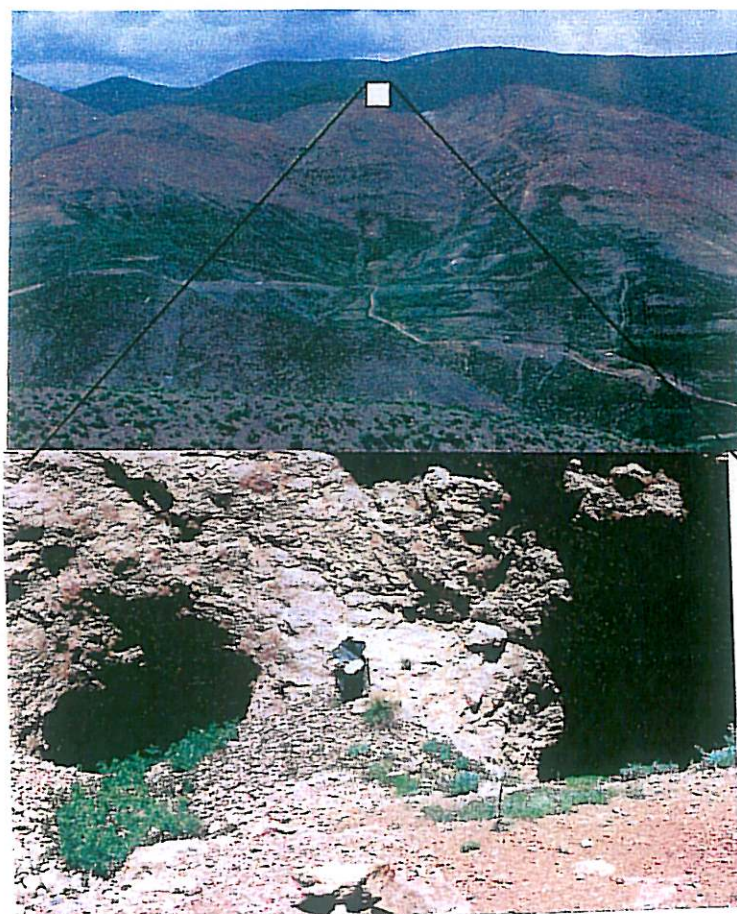
در این بخش در رابطه با آثار کانی سازیهای فلزی در منطقه مورد مطالعه به دو شکل کانی سازی در سنگهای کربناته و غیر کربناته توضیح داده می شود.

-کانی سازی های فلزی در سنگهای کربناته:

با انجام بررسیهای زمین شناسی و تهیه نقشه زمین شناسی بامقیاس ۱:۲۰,۰۰۰ مشخص گردیده است که در داخل مجموعه سکانس متعلق به پالئوزویک، یک افق سنگ کربناته (PZ^{mb}) مرمری شده با روند شمال باختر - جنوب خاور وجود دارد که بخش بالایی آن بوسیله فرایندهای ثانویه به دولومیت تبدیل شده است. این دولومیتها با رنگ قهوه ای بخوبی قابل تشخیص از بخشهای کربناته دیگر هستند. فرایندی که باعث دولومیتی شدن سنگ آهکهای کریستالین منطقه شده است باعث ایجاد کانی سازیهایی از سرب و روی و باریم شده است که بویژه آثار آنها بصورت گالن و باریت در چند منطقه دیده شده است. آثاری از فعالیتهای معدنکاری نیز در مناطق گسترش این دولومیتها دیده می شود.

بارزترین نشانه کانی سازی فلزی در منطقه اثر معدنی شمال بالاکوه در موقعیت $73,10,33N$ و $48,48,28E$ است. در این منطقه در فاصله حدود یک کیلومتری شمال روستای بالا کوه آثاری از حفاریهای قدیمی بصورت دو

دویل به فاصله کمتر از ۵ متر از یکدیگر در مرز سنگهای مرمری (واحد PZ^{mb}) و سنگهای دولومیتی (PZ^{dl}) دیده می شود که دارای عمق حدود ۵ و ۱۰ متر هستند (عکس شماره ۱۷ نمایی دور و نزدیک این منطقه را نشان می دهد). دولومیتها دارای رنگ قهوه ای تا خردلی بوده و تا حدودی سیلیسی شده هستند. ژئودهایی که عمدتاً بوسیله کانیهای کلسیت پوشیده شده اند فراوان هستند.



عکس شماره (۱۷)-نماهای دور و نزدیک از کارهای معدنی قدیمی در شمال بالاکوه (نگاه به شمال خاور)

این سنگهای دولومیتی دارای آغستگی به هیدروکسیدهای آهن نیز هستند. نمونه شماره Kh-Pb-8 دارای ترکیب کانی شناسی دولومیت بعنوان کانی اصلی، کلسیت و گوتیت بعنوان کانی فرعی و کوارتز بعنوان کانی فرعی و کوارتز بعنوان کانی نادر از این سنگها است نتیجه آنالیز شیمیایی آن نیز بصورت جدول زیر است: در داخل دوپل ها، درون حفره های موجود در دولومیت ها آثاری از کانی سازی گالن دیده می شود که متاسفانه بدلیل شرایط نامناسب و سختی بالا، امکان نمونه برداری از آنها وجود نداشته است (عکس ۱۸) بخشهایی از دولومیتها دارای آغستگی زیاد به هیدروکسیدهای آهن و سیلیسی شده هستند (نمونه Kh-Pb-9) از دیواره دوپل نمونه شماره Kh-Pb-10 که آثار کانی سازی فلزی با چشم در آن دیده نشده است مورد آنالیز قرار گرفت. رگه ای سفید رنگ متشکل از آراگونیت، کلسیت، دولومیت همراه با مقادیر اندکی کلریت (نمونه Kh-Pb-11) این دولومیتها را قطع نموده است. نمونه شماره Kh-Pb-12 نیز از بخش های ژئوددار

که مشکوک به داشتن سرروزیت بوده اند از نظر کانی شناسی و ژئوشیمیایی مورد بررسی قرار گرفته اند. ترکیب کانی شناسی آن شامل دولومیت و کلسیت و نتیجه آنالیز آن نیز در جدول زیر آورده شده است.

شماره نمونه	MgO %	CaO %	SiO ₂ %	Fe ₂ O ₃ ppm	Pb ppm	Zn ppm	Cu ppm	Ba
Kh-Pb-8	13.52	32.08	0.96	8.83	17	402	2	31
Kh-Pb-9	5.6	45.23	2.72	7.79	3342	3700	1140	236
Kh-Pb-10	9.93	39.19	0.7	5.26	38	4676	2	965
Kh-Pb-12	13.18	36.58	0.5	4.2	171	716	128	237

نمونه شماره Kh-Pb-9 دارای مقدار قابل ملاحظه ای زیرکسیم (1428 ppm) است. در مقایسه نتایج آنالیز این نمونه ها با مقدار کلارک آنها در سنگهای کربناته، غنی شدگی قابل ملاحظه ای از عناصر سرب و روی دیده می شود اما این مقدار در حد اقتصادی نیست. تنها آثار کانی سازی سرب بصورت ذرات پراکنده گالن است که در سطح نیز هیچگونه اثری از آن دیده نمی شود، تنها در عمق و در داخل دوپل ها آثار آن قابل ملاحظه است.

با توجه به وجود آثار حفاریهای معدنی مدرن بصورت چاله های پیکور، مشخص است که قدمت این معدنکاری چندان زیاد نیست. به گفته یکی از اهالی روستای بالاکوه این حفاری مربوط به حدود ۵۰ سال قبل است. در گزارش نقشه زمین شناسی یکصد هزارم ماسوله نیز به این منطقه اشاره شده است و کارهای اکتشافی ژئوشیمی نیز بوسیله گروه زمین شناسان انجام پذیرفته است اما گزارش مربوطه منتشر نگردید.

- اثر معدنکاری دیگر در منطقه مورد مطالعه در فاصله حدود ۲/۵ کیلومتری شمال روستای بالاکوه، درموقعیت 37,11,14N و 48,48,40E در مرز یک افق دولومیتی به رنگ قهوه ای و سنگهای مرمری زیر آن بصورت یک چاله بزرگ استخراجی دیده می شود. دهانه این چاله دارای قطر حدود ۵ متر است و به سمت پایین فضای آن کاملاً باز می شود. عمق این چاله در حدود ۲۰ متر است و بدون تجهیزات مناسب امکان وارد شدن به آن وجود ندارد عکس شماره ۱۹ دهانه این چاله را نشان می دهد. در این منطقه نیز در سطح زمین هیچگونه اثری از کانی سازی سرب و روی دیده نمی شود. تنها بخشهای سرشار از هیدروکسیدهای آهن و متخلخل در بالا دست دهانه، در داخل دولومیتها دیده می شود. نمونه شماره Kh-Pb-66 از این مواد مورد آنالیز شیمیایی XRF قرار گرفته است. در محل دهانه دولومیتهای متخلخل که بوسیله رگه های کلسیت و اکسید آهن در نور دیده شده است دیده می شوند که نمونه Kh-Pb-67 از این رگه ها مورد آنالیز قرار گرفت نتایج آنالیز آنها در جدول زیر آورده شده است.

شماره نمونه	MgO	CaO	SiO2	Fe2O3	Pb	Zn	Cu	Ba
Kh-Pb-66	4.84	9.38	34.63	32.36	111	539	3	377
Kh-Pb-67	8.22	45.11	1.8	0.24	5	46	2	117

نمونه شماره Kh-Pb-66 دارای 3.53 درصد SO3 است که احتمالاً مربوط به حضور کانی ژیپس در آن است. بنابراین اگر چه در مقایسه نتایج آنالیز نمونه های

این منطقه با میزان کلارک عناصر فوق در سنگهای کربناته، غنی شدگی قابل ملاحظه ای دیده می شود اما در حد اقتصادی نیست و تنها نشاندهنده آغشتگی هایی از این فلزات است. نوع حفاری معدنی موجود در منطقه و شیب آن نیز نشاندهنده، توجه معدنکاران قدیمی به عمق بوده است و این حفاریها در جهات جانبی گسترش چندانی ندارند. این منطقه و حفاری مدرنی آن در میان اهالی منطقه بنام کوله-ایراهیم شهرت دارد.

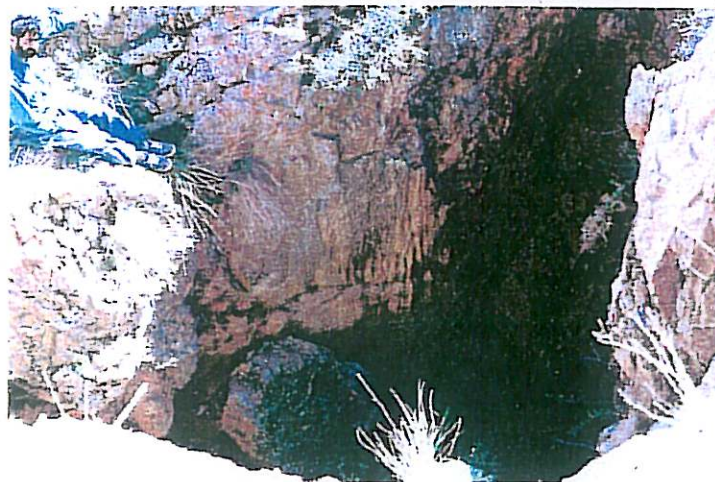
- یک حفاری دیگر نیز در فاصله حدود ۲ کیلومتری شمال باختر روستای بالا کوه در مرز سنگهای مرمری و دولومیت ها دیده می شود که با توجه به وضعیت حفاری و تغییرات آن نشاندهنده قدمت بسیار زیاد است. این حفاری در موقعیت $37,11,05N$ و $48,48,02E$ بصورت تقریباً عمودی حفر شده است (عکس شماره ۲۰). دولومیتها دارای رنگ قهوه ای سوخته و مرمرها دارای رنگ خاکستری هستند. دهانه این حفاری (چاه) دارای ابعاد 4×6 متر و عمق بیش از ۱۰ متر است. در دهانه چاه سنگهای مرمری کاملاً تکتونیزه و بهم ریخته هستند و در امتداد یک زون گسله، سنگهای شدید آغشته به هیدروکسیدها و اکسیدهای آهن و بسیار متخلخل دیده می شوند. این مواد دارای ترکیب کانی شناسی گوتیت همراه با کلسیت هستند (نمونه Kh-Pb-20) این سنگها مورد مطالعه مینرالوگرافی نیز قرار گرفته اند (نمونه Kh-Pb-21) که کانیهای هیدروکسیدهای آبدار آهن و اکسید منگنز در آن شناسایی شده است (عکس شماره ۲۱).



عکس شماره (۱۸) - کانی سازی گالن در داخل دولومیتها



عکس شماره (۱۹) - دهانه حفاری معدنی قدیمی معروف به کوله ابراهیم



عکس شماره (۲۰) - دهانه حفاری معدنی قدیمی معروف به کوله پرنسا

هیدروکسیدهای آهن شامل لیمونیت و گوتیت هستند و دارای بافت متخلخل (Box work) می باشند. اکسید منگنز نیز بصورت کانی پسیلوملان و مقادیر کمتری پیرولوویت در داخل حفرات و بین فضاهای خالی متمرکز است. بافت نمدی در پسیلوملان و بافت رشته ای در پیرولوویتها قابل تشخیص هستند. میزان MnO اندازه گیری شده در این مواد ۴/۲۳ درصد می باشد. در این منطقه نیز علیرغم کاوشهای زیاد، هیچگونه اثری از کانی سازی دیگر در سطح مشاهده نشده است ضمن آنکه امکان داخل شدن به چاله موجود نیز وجود ندارد.

نتیجه آنالیز نمونه سرشار از اکسید آهن منطقه (نمونه Kh-Pb-20) بصورت جدول زیر است:

شماره نمونه	MgO	CaO	SiO ₂	Fe ₂ O ₃	Pb	Zn	Cu	Ba
Kh-Pb-20	0.58	11.05	2.99	66.44	1	3	35	2506

این نمونه اگر چه دارای مقادیر قابل توجهی آهن و منگنز است اما غنی شدگی قابل ملاحظه ای از سرب و روی و یا مس در آن وجود ندارد. بدون شک کانی سازی مورد توجه این حفاری در عمق واقع است. البته این عمق نباید خیلی زیاد باشد و عمدتاً رابطه مستقیم با گسترش عمق دولومیتی شدن دارد.

- علاوه بر موارد ذکر شده که مربوط به فعالیتهای معدنی قدیمی می باشند، تنها در یک مورد آثار کانی سازی در سطح دیده شده است. در فاصله حدود ۲ کیلومتری شمال باختر روستای گندم آباد و در موقعیت 37,11,07N و 48,50,36E واحدهای مرمر (Pz^{mb}) و دولومیتی (Pz^{dl}) در دو طرف آبراهه برونزد دارند. سنگهای دولومیتی کاملاً خرد شده هستند و بوسیله رگه های سفید رنگ که عمده آنها کلسیتی هستند در نور دیده شده اند. درزه های متعدد در جهات مختلف این سنگها را بریده است. در بخش خاوری آبراهه رگه هایی از باریت بر جا در داخل دولومیتها دیده می شود که همراه با کانی سازی گالن است (عکس شماره ۲۲ و ۲۳). ترکیب کانی شناسی این رگه در مطالعه کانی شناسی XRD، باریت (کانی اصلی)، گالن (کانی فرعی) و اسمیت زونیت (کانی نادر) مشخص شده است (نمونه Kh-Pb-41) و در مطالعه مینرالوگرافی نیز کانیهای گالن، سرروزیت، تترائدریت، اسفالریت، پیریت و کولین همراه با این رگه تشخیص داده شده اند (عکس های ۲۴ و ۲۵). میزان گسترش این رگه ها بسیار محدود و ضخامت آنها کمتر از ۱۰ سانتی متر است. بنابراین نمونه هایی که از این رگه ها برداشته شد تنها از نظر کانی شناسی بررسی شده اند زیرا آنالیز نمونه های دست جور شده از یک رگه کوچک اهمیت اکتشافی قابل ملاحظه ای نخواهد داشت.

همراه با رگه های باریت ذکر شده، بخشهای سیلیسی با آغستگی شدید به لیمونیت نیز مشاهده می شود که نمونه شماره Kh-Pb-42 از آنها مورد آنالیز شیمیایی قرار گرفت نتایج آن در جدول زیر آورده شده است.

شماره نمونه	MgO	CaO	SiO ₂	Fe ₂ O ₃	Pb	Zn	Cu	Ba
Kh-Pb-42	0.36	0.26	96.79	1.34	15	2	11	48

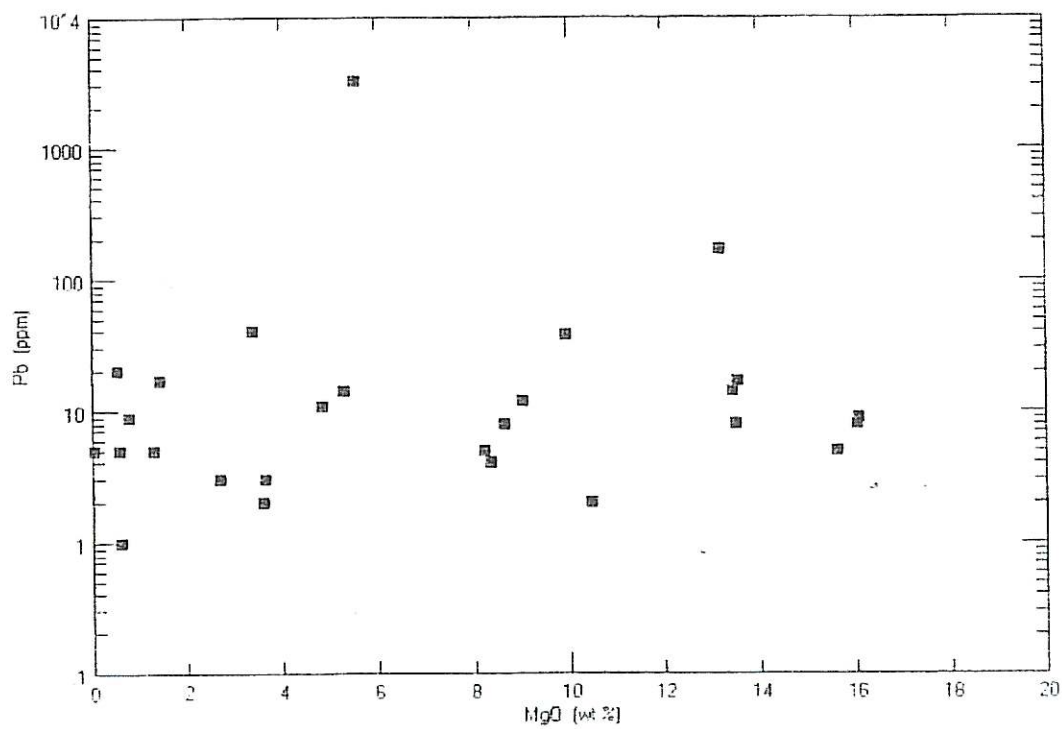
بنابراین همراه با سیلیس مزبور اثری از کانی سازی دیده نمی شود. همچنین رگه هایی نازک و سفید رنگ با لمس صابونی شامل ترکیب کانی شناسی کائولینیت و آنتاس نیز این دولومیتها را قطع نموده است که می تواند در ارتباط با عامل کانی سازی باشد.

از آنجائیکه آثار معدنکاری موجود و کانی سازی مشاهده شد، در ارتباط با سنگهای دولومیتی منطقه هستند چندین مورد دیگر در نواحی مختلف از باندهای دولومیتی مورد آنالیز شیمیایی قرار گرفته اند که شماره نمونه ها، موقعیت جغرافیایی و نتایج آنالیز آنها در جدول زیر آورده شده است.

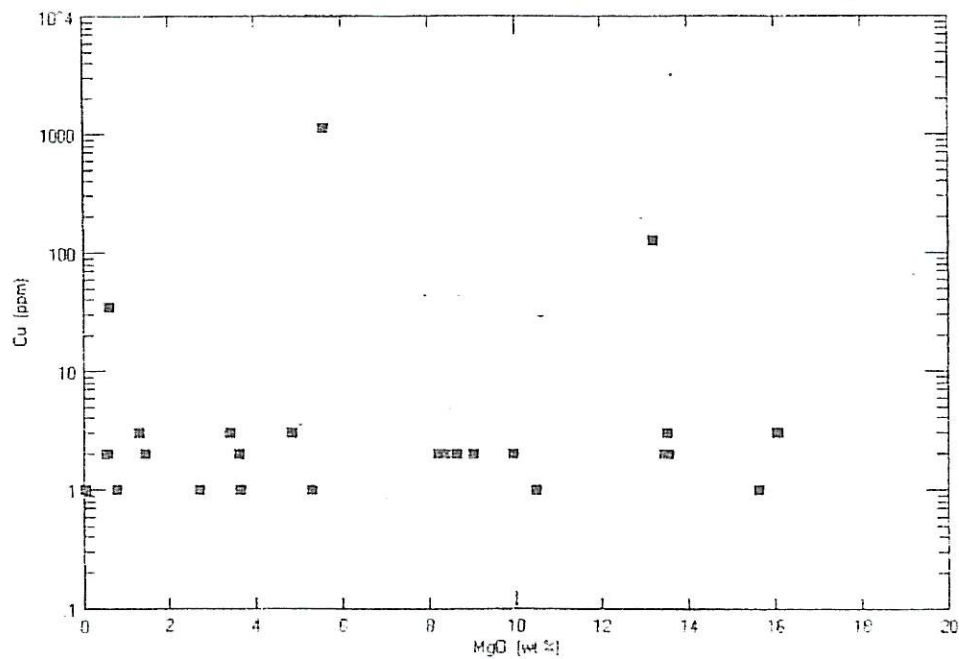
شماره نمونه	عرض جغرافیایی (شمالی)	طول جغرافیایی (شرقی)	MgO (%)	CaO (%)	SiO ₂ (%)	Fe ₂ O ₃ (%)	Pb (PPm)	Zn (PPm)	Cu (PPm)	Ba (PPm)
Kh-Pb-15	37,10,39	48,48,10	13.43	33.87	2.91	4.39	14	269	2	70
Kh-Pb-17	37,12,18	48,47,12	1.29	49.41	1.92	5.54	5	15	3	443
Kh-Pb-19	37,11,08	48,47,57	16.02	32.71	0.53	4.13	8	125	3	3
Kh-Pb-32	37,10,21	48,50,36	13.49	38.46	5.74	5.16	8	374	3	152
Kh-Pb-33	37,10,57	48,51,07	9.05	40.33	1.22	4.8	12	135	2	47
Kh-Pb-34	37,10,43	48,51,15	8.65	35.04	6.45	8.6	8	4	2	53
Kh-Pb-35	37,10,43	48,51,15	8.36	33.09	0.13	15.23	4	3	2	36
Kh-Pb-60	37,10,56	48,49,05	16.08	36.25	1.55	3.61	9	8	3	16
Kh-Pb-63	37,11,01	48,48,53	3.41	11.03	74.61	1.2	41	54	3	125
Kh-Pb-79	37,12,26	48,46,48	10.49	27.46	22.48	5.82	2	33	1	35
Kh-Pb-81	37,12,21	48,46,48	2.7	11.49	69.96	3.82	3	73	1	19354
Kh-Pb-90	37,11,21	48,48,28	15.61	31.57	8.57	3.59	5	24	1	2
Kh-Pb-93	37,11,30	48,48,13	5.31	18.5	55.03	3.18	14	38	1	122
Kh-Pb-94	37,11,41	48,48,05	3.64	15.68	64.75	2.46	3	27	1	9

با توجه به نتایج آنالیز، مشخص است که اگر چه تمرکز (Concentration) نسبی از عناصر فلزی مورد نظر در سنگهای دولومیتی شده منطقه نسبت به کلارک آنها ایجاد شده است اما این میزان در حد اقتصادی نیست. به منظور بررسی ارتباط میزان دولومیتی شدن و سیلیسی شدن سنگهای کربناته با میزان تمرکز عناصر فلزی مورد اکتشاف، نمودارهای میزان فراوانی هر یک از عناصر Cu , Zn , Pb و Ba در رابطه با میزان MgO و FeO_3 ترسیم شده اند که در شکل های شماره (۶) تا (۱۴) آورده شده اند.

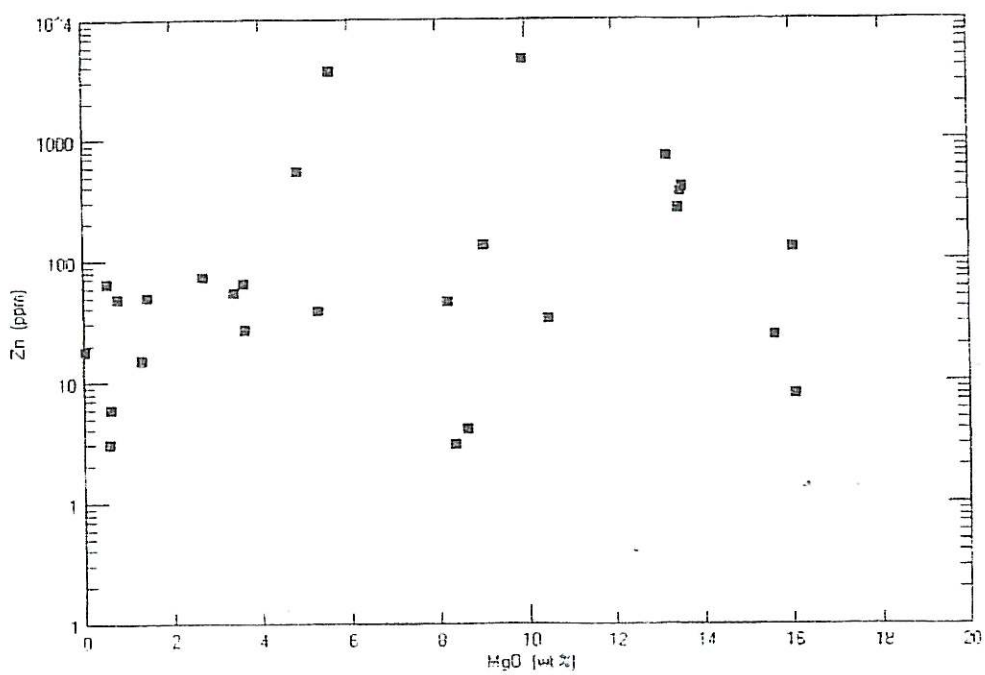
با توجه به این شکل ها اگر چه رابطه نسبی بین میزان تمرکز عناصر فلزی با فراوانی اکسیدهای آهن (Fe_2O_3)، منیزیم (MgO) وجود دارد اما این ارتباط کاملاً واضح نیست.



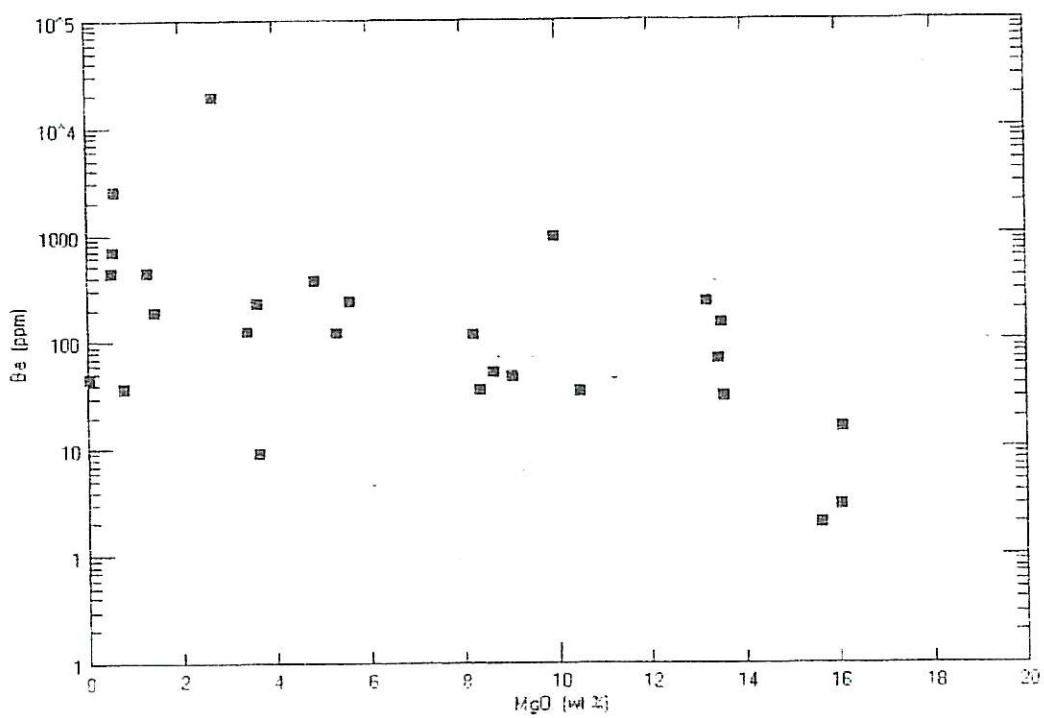
شکل شماره (۶)-رابطه میزان MgO و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه



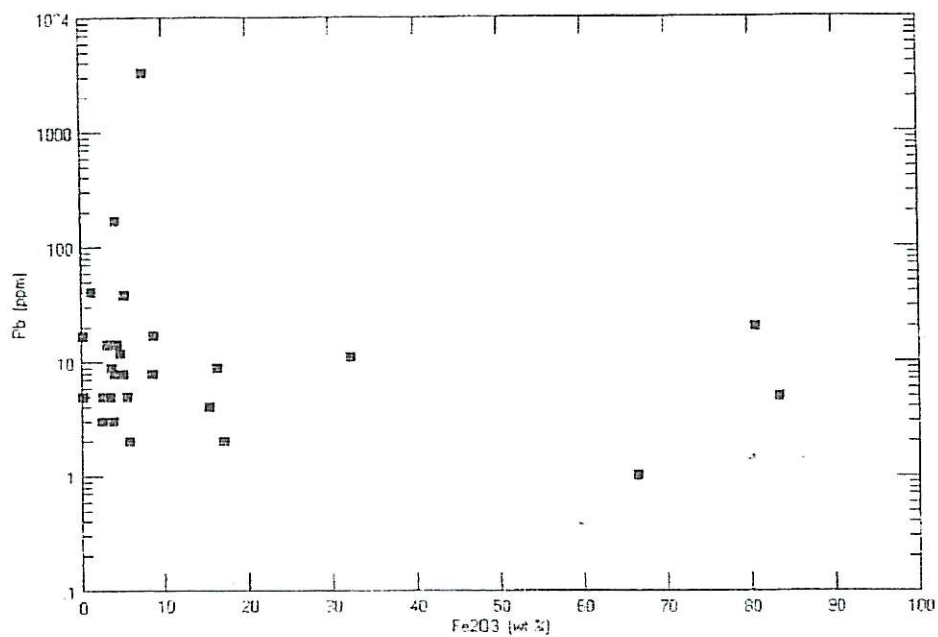
شکل شماره (۷)-رابطه میزان MgO و Cu در سنگهای دولومیتی شده منطقه



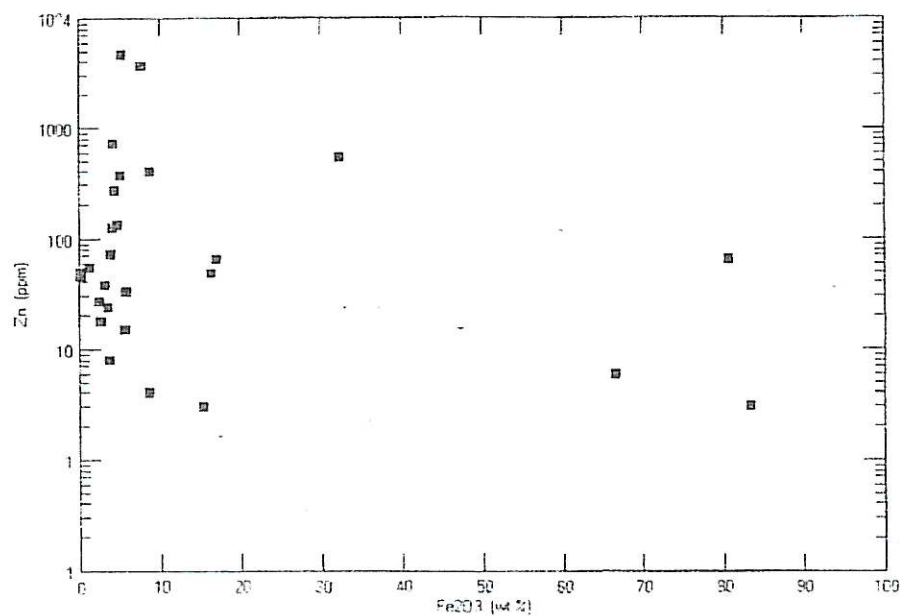
شکل شماره (۸)-رابطه میزان Zn و MgO در سنگهای دولومیتی شده منطقه



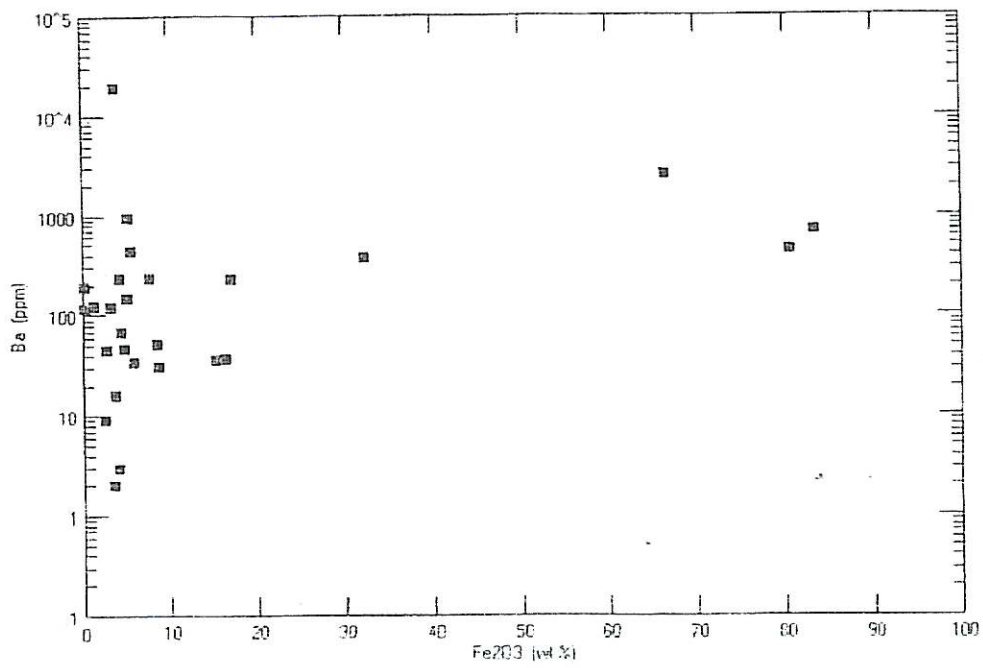
شکل شماره (۹)-رابطه میزان Ba و MgO در سنگهای دولومیتی شده منطقه



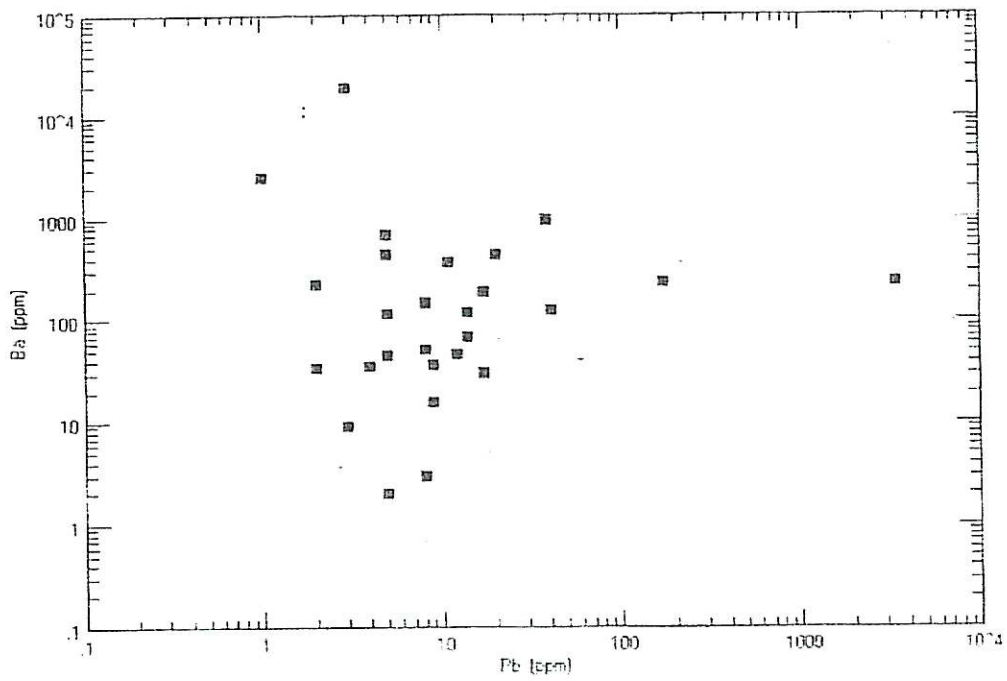
شکل شماره (۱۰)-رابطه میزان Fe₂O₃ و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه



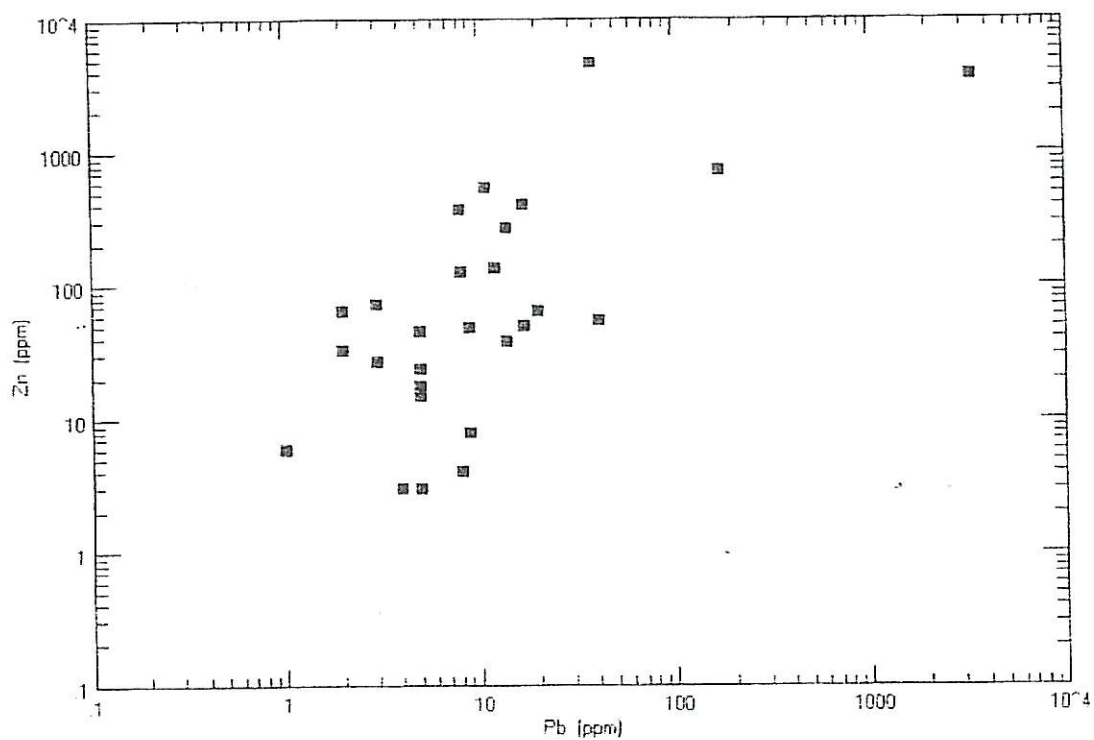
شکل شماره (۱۱)-رابطه میزان Fe₂O₃ و Zn در سنگهای دولومیتی شده منطقه



شکل شماره (۱۲)-رابطه میزان Ba و Fe₂O₃ در سنگهای دولومیتی شده منطقه



شکل شماره (۱۳)-رابطه میزان Ba و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه



شکل شماره (۱۴)-رابطه میزان Zn و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه

-کانی سازی فلزی در سنگهای غیر کربناته

علاوه بر موارد محدوده کانی سازی که در سنگهای دولومیتی منطقه یافت شده است، در چند مورد در سنگهای دیگر نیز آثاری از کانی سازی دیده شده است که در ادامه به آنها اشاره می شود.

- در آبراهه شمال باختری روستای گندم آباد، در فاصله حدود ۳ کیلومتری آن در موقعیت 37,11,15N و 48,50,35E یک توده سنگ آذرین با گسترش کم دیده می شود که دارای ترکیب سنگ شناسی متاسینیت است. این سنگها دارای بافت تجزیه شده ای است که بافت اولیه آن گرانولار بوده است.

کانیهای پلاژیوکلاز نیمه شکل دار با ترکیب سدیک تا قلیایی دارای ادخالهایی از سوزنهای ترمولیت - اکتینولیت، کانیهای مافیک که بطور کامل به کلریت، اسفن (لوکوکسن) و کربنات تجزیه شده اند و کانیهای کدر (تیتان دار) در آن شناسایی شده اند (نمونه Kh-Pb-38). در داخل این سنگها آثاری از کانی سازی فلزی بصورت پراکنده دیده می شود. در نمونه مقطع صیقلی این سنگها (Kh-Pb-39) کانیهای فلزی ایلمنیت، پیریت و کالکوپیریت شناسایی شده اند. ایلمنیت بصورت دانه های شکلدار تا نیمه شکلدار و بصورت پراکنده در این سنگها دیده می شوند. در نمونه مقطع صیقلی این سنگها (Kh-Pb-39) کانیهای فلزی ایلمنیت، پیریت و کالکوپیریت شناسایی شده اند. ایلمنیت بصورت دانه های شکلدار تا نیمه شکلدار و بصورت پراکنده در این سنگها دیده می شوند. اندازه برخی از کانیها، ایلمنیت تا ۵۰۰ میکرون نیز می رسد. ایلمنیت ها به مخلوطی از اکسیدهای آهن و تیتان تجزیه شده اند. پیریت بصورت دانه های اتومرف و پراکنده با ابعاد تا ۵۰۰ میکرون در داخل آن دیده می شود. کالکوپیریت نیز به تعداد اندک بصورت دانه های بی شکل با ابعاد تا ۵۰ میکرون گزارش شده است. عکس شماره (۲۶) نمای میکروسکوپی این کانیها را نشان می دهد.

با توجه به میزان اندک کانی سازی کالکوپیریت در این سنگها، این کانی سازی به تنهایی قابل توجه نیست.

- در جنوب باختر روستای رکن آباد در مسیر راه پیاده روی رکن آباد به گندم آباد سکانسی متشکل از لایه های ماسه سنگی کوارتزیتی، سنگ آهک ماسه ای دارای گسترش قابل ملاحظه هستند که تا حدودی دگرگون شده هستند. رگه های سیلیس شیری رنگ نیز این لایه ها را قطع نموده است. آغشتگی شدید به هیدروکسیدهای آهن در این سیلیس ها وجود دارد. آثاری از کانی سازی مالاکیت و هیدروکسیدهای آهن و کالکوپیریت در لایه های ماسه سنگی در موقعیت $37,10,37N$ و $48,52,23E$ دیده می شود (عکس شماره ۲۷). در نمونه مقطع صیقلی (Kh-Pb-50) کانیهای کالکوپیریت، پیریت و اکسید تیتان شناسایی شده اند. کالکوپیریت در حدود ۳ تا ۵ درصد از سطح مقطع را شامل می گردد و در حال آلتراسیون به هیدروکسیدهای آهن است. پیریت نیز با فراوانی کمتر از کالکوپیریت در داخل رگچه ها استقرار یافته است. این پیریت ها شکل دار بوده و در حال تبدیل به هیدروکسیدهای آهن هستند. اکسید تیتان نیز بصورت دانه های پراکنده و با فراوانی کمتر از ۱ درصد وجود دارد. عکس شماره (b ۲۷) نمای میکروسکوپی این کانیها است.

نمونه Kh-Pb-49 و Kh-Pb-50 از این سنگها مورد آنالیز قرار گرفت.



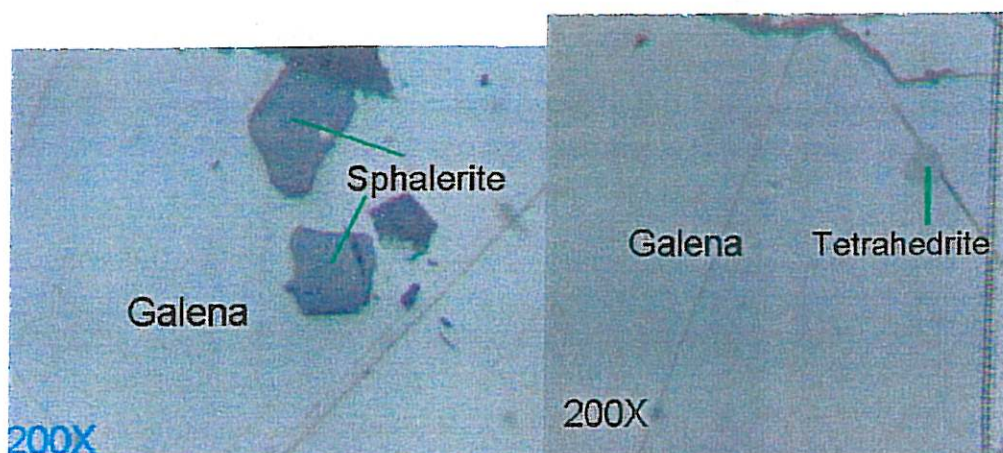
عکس شماره (۲۱)-نمای میکروسکوپی از کانیهای آهن و منگنز در نمونه Kh-Pb-21



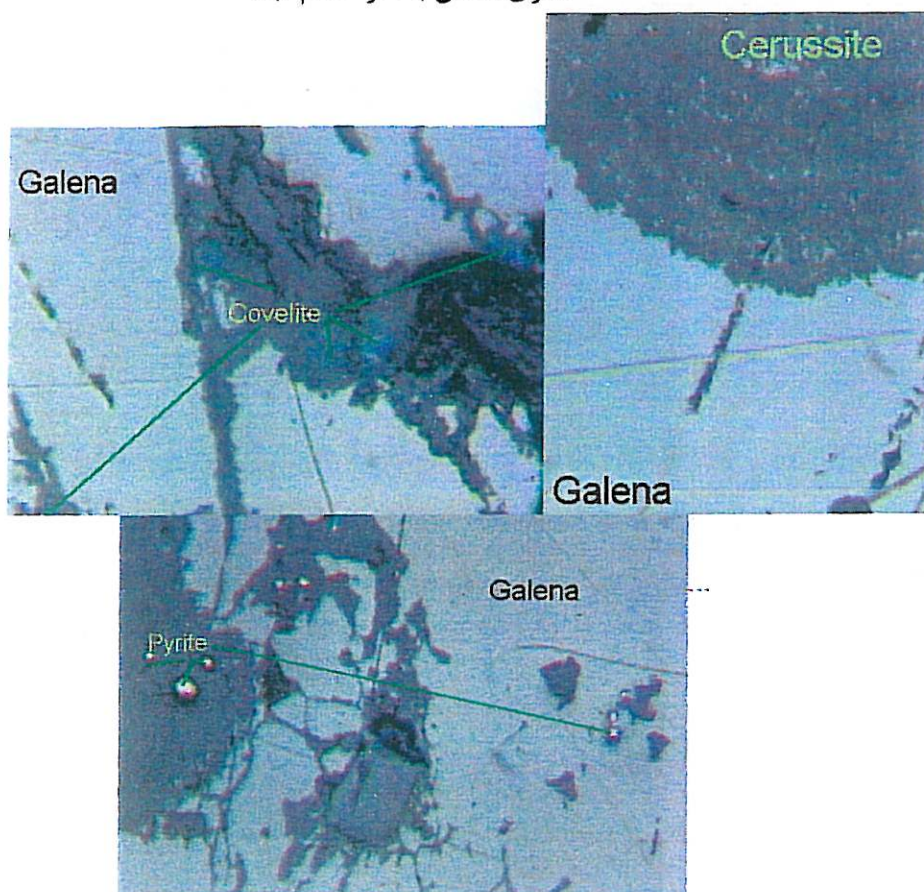
عکس شماره (۲۲)-برونزد بر جای رگه باریت -گالن در شمال گندم آباد



عکس شماره (۲۳)-کانی سازی باریت و گالن در شمال گندم آباد



عکس شماره (۲۴)-نمای میکروسکوپی از کانیهای تتراندريت و اسفالريت در داخل گالن در کانی سازی شمال باختر گندم آباد



عکس شماره (۲۵)-نمای میکروسکوپی از کانیهای کولین، سروزیت و پیریت در داخل گالن در کانی سازی شمال باختر گندم آباد

شماره نمونه	MgO	CaO	SiO ₂	Fe ₂ O ₃	Pb	Zn	Cu	Ba
Kh-Pb-42	0.36	0.26	96.79	1.34	15	2	11	48

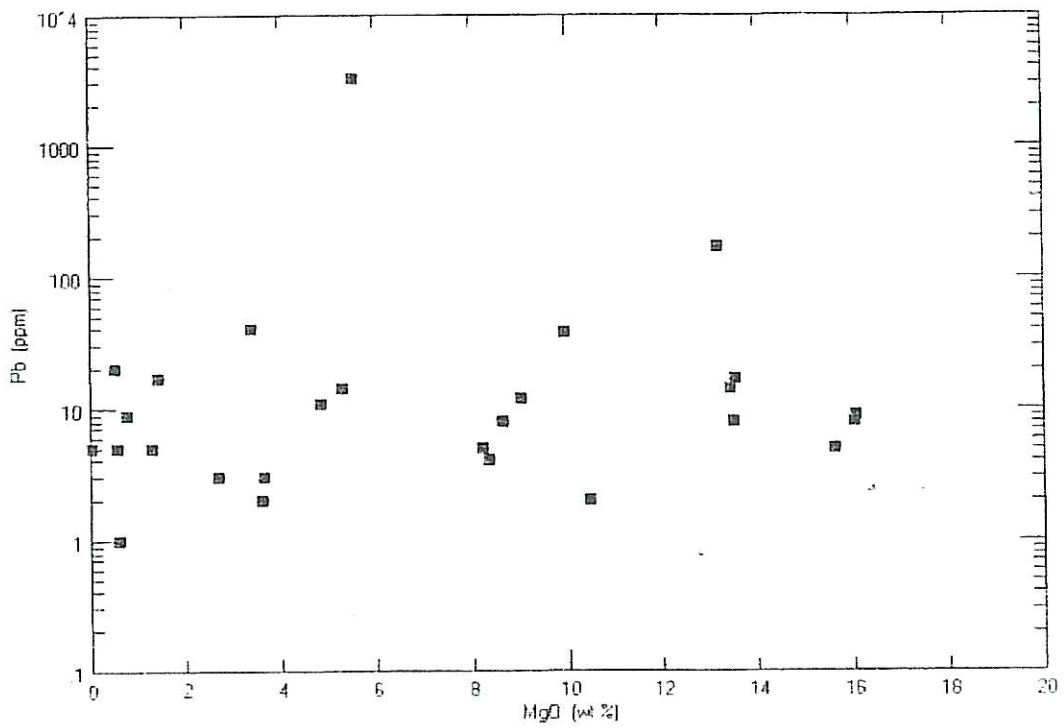
بنابراین همراه با سیلیس مزبور اثری از کانی سازی دیده نمی شود. همچنین رگه هایی نازک و سفید رنگ با لمس صابونی شامل ترکیب کانی شناسی کائولینیت و آنتاس نیز این دولومیتها را قطع نموده است که می تواند در ارتباط با عامل کانی سازی باشد.

از آنجائیکه آثار معدنکاری موجود و کانی سازی مشاهده شد، در ارتباط با سنگهای دولومیتی منطقه هستند چندین مورد دیگر در نواحی مختلف از باندهای دولومیتی مورد آنالیز شیمیایی قرار گرفته اند که شماره نمونه ها، موقعیت جغرافیایی و نتایج آنالیز آنها در جدول زیر آورده شده است.

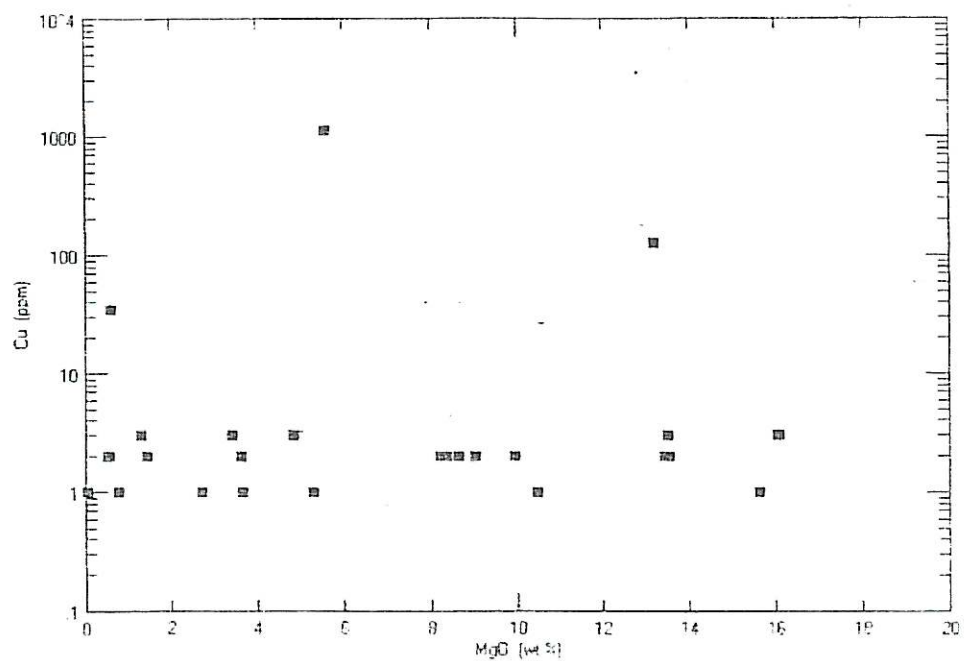
شماره نمونه	عرض جغرافیایی (شمالی)	طول جغرافیایی (شرقی)	MgO (%)	CaO (%)	SiO ₂ (%)	Fe ₂ O ₃ (%)	Pb (PPm)	Zn (PPm)	Cu (PPm)	Ba (PPm)
Kh-Pb-15	37,10,39	48,48,10	13.43	33.87	2.91	4.39	14	269	2	70
Kh-Pb-17	37,12,18	48,47,12	1.29	49.41	1.92	5.54	5	15	3	443
Kh-Pb-19	37,11,08	48,47,57	16.02	32.71	0.53	4.13	8	125	3	3
Kh-Pb-32	37,10,21	48,50,36	13.49	38.46	5.74	5.16	8	374	3	152
Kh-Pb-33	37,10,57	48,51,07	9.05	40.33	1.22	4.8	12	135	2	47
Kh-Pb-34	37,10,43	48,51,15	8.65	35.04	6.45	8.6	8	4	2	53
Kh-Pb-35	37,10,43	48,51,15	8.36	33.09	0.13	15.23	4	3	2	36
Kh-Pb-60	37,10,56	48,49,05	16.08	36.25	1.55	3.61	9	8	3	16
Kh-Pb-63	37,11,01	48,48,53	3.41	11.03	74.61	1.2	41	54	3	125
Kh-Pb-79	37,12,26	48,46,48	10.49	27.46	22.48	5.82	2	33	1	35
Kh-Pb-81	37,12,21	48,46,48	2.7	11.49	69.96	3.82	3	73	1	19354
Kh-Pb-90	37,11,21	48,48,28	15.61	31.57	8.57	3.59	5	24	1	2
Kh-Pb-93	37,11,30	48,48,13	5.31	18.5	55.03	3.18	14	38	1	122
Kh-Pb-94	37,11,41	48,48,05	3.64	15.68	64.75	2.46	3	27	1	9

با توجه به نتایج آنالیز، مشخص است که اگر چه تمرکز (Concentration) نسبی از عناصر فلزی مورد نظر در سنگهای دولومیتی شده منطقه نسبت به کلارک آنها ایجاد شده است اما این میزان در حد اقتصادی نیست. به منظور بررسی ارتباط میزان دولومیتی شدن و سیلیسی شدن سنگهای کربناته با میزان تمرکز عناصر فلزی مورد اکتشاف، نمودارهای میزان فراوانی هر یک از عناصر Cu, Zn, Pb و Ba در رابطه با میزان MgO و FeO₃ ترسیم شده اند که در شکل های شماره (۶) تا (۱۴) آورده شده اند.

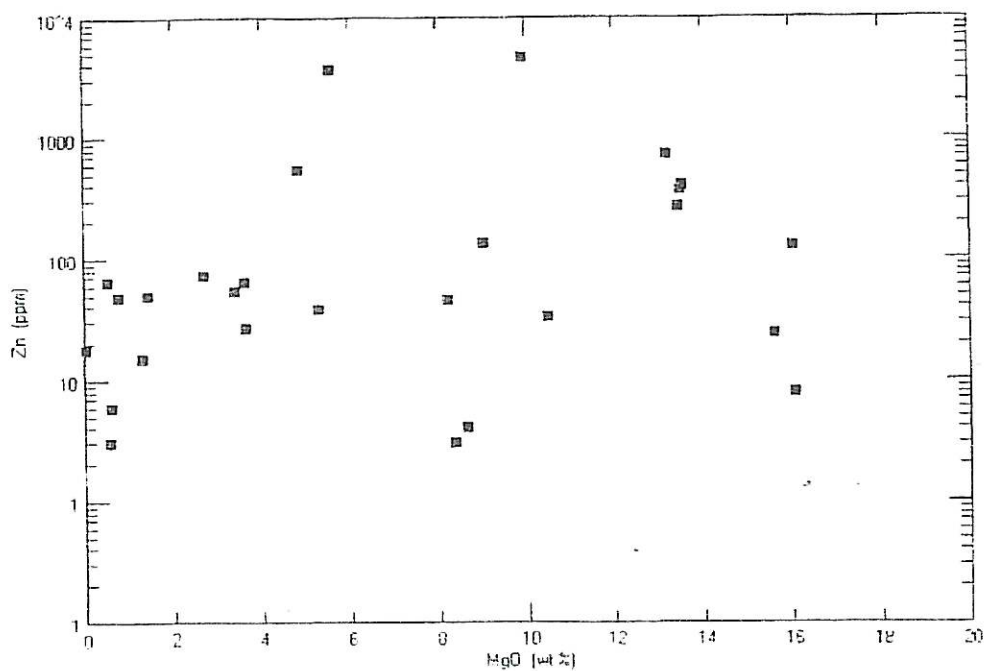
با توجه به این شکل ها اگر چه رابطه نسبی بین میزان تمرکز عناصر فلزی با فراوانی اکسیدهای آهن (Fe₂O₃)، منیزیم (MgO) وجود دارد اما این ارتباط کاملاً واضح نیست.



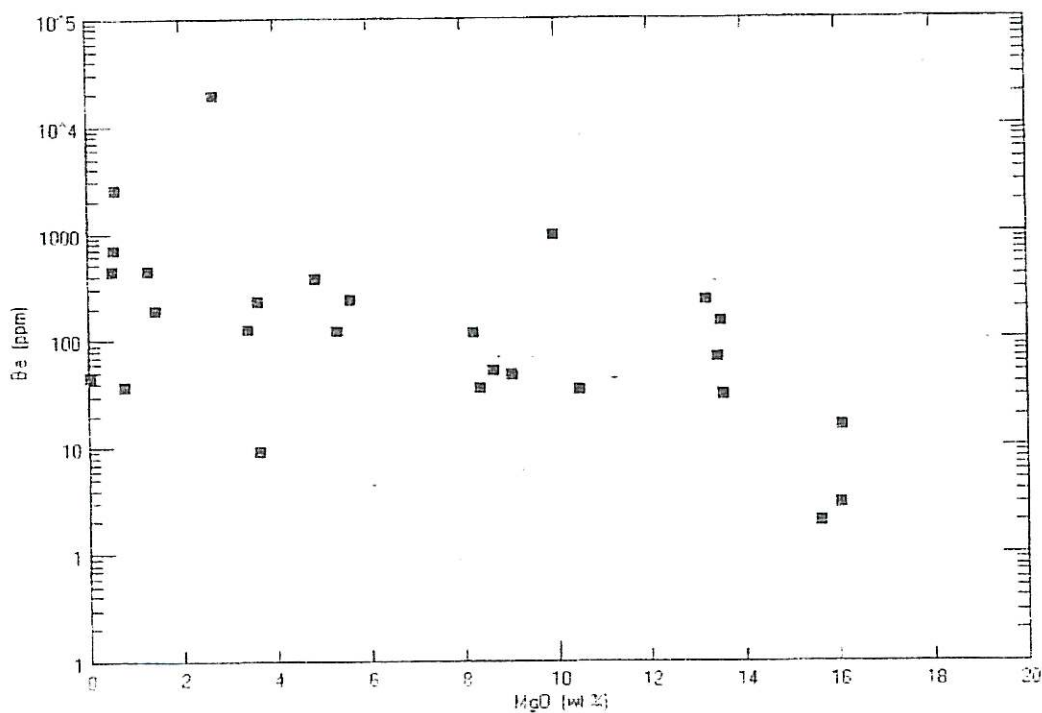
شکل شماره (۶)-رابطه میزان MgO و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه



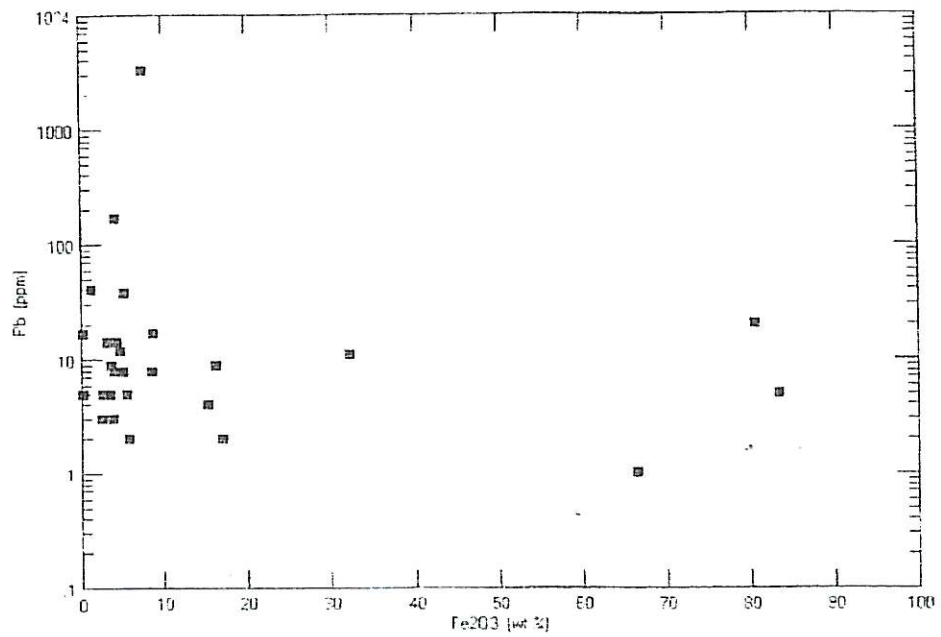
شکل شماره (۷)-رابطه میزان MgO و Cu در سنگهای دولومیتی شده منطقه



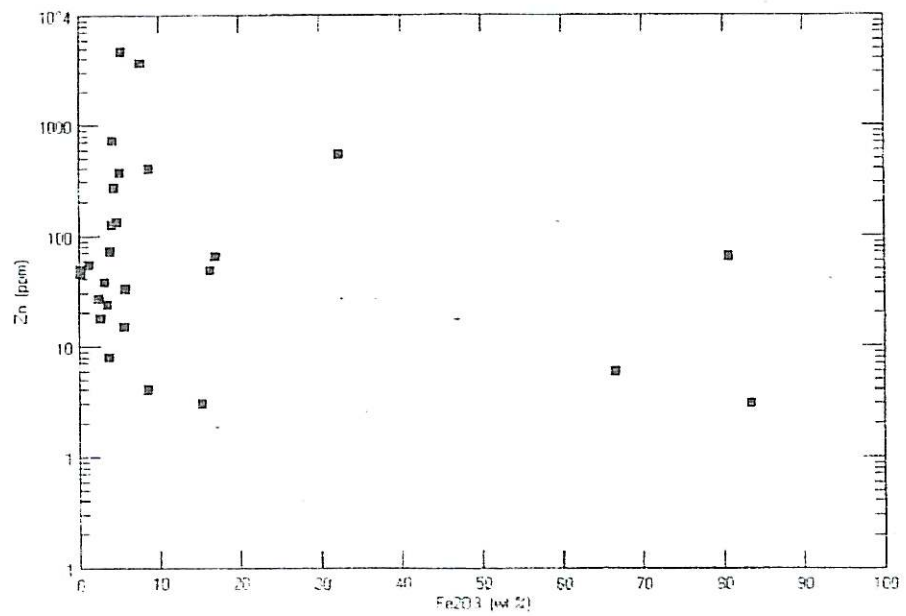
شکل شماره (۸)-رابطه میزان Zn و MgO در سنگهای دولومیتی شده منطقه



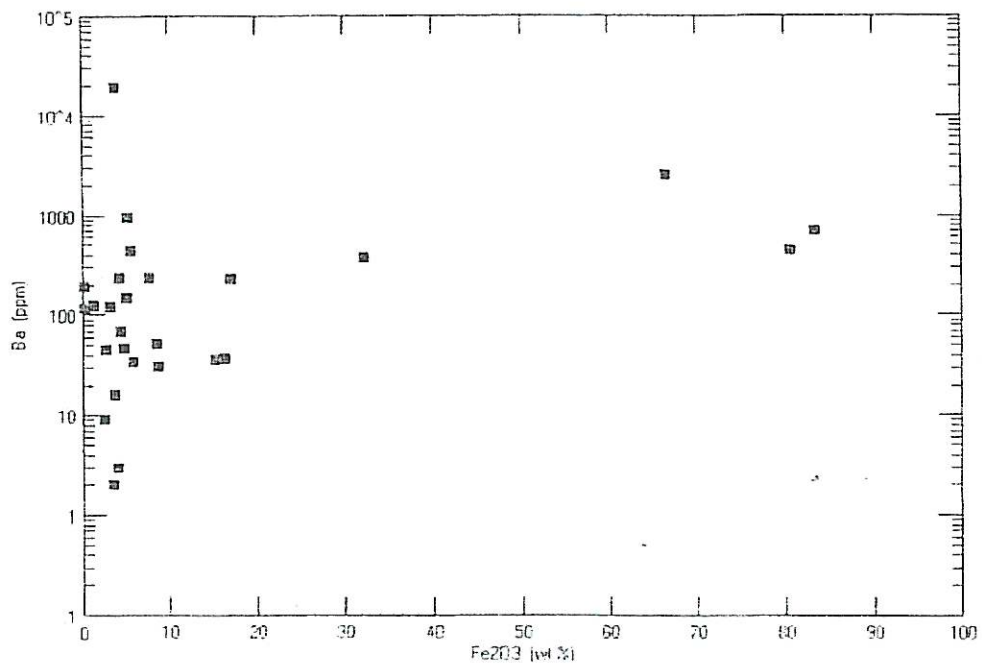
شکل شماره (۹)-رابطه میزان Ba و MgO در سنگهای دولومیتی شده منطقه



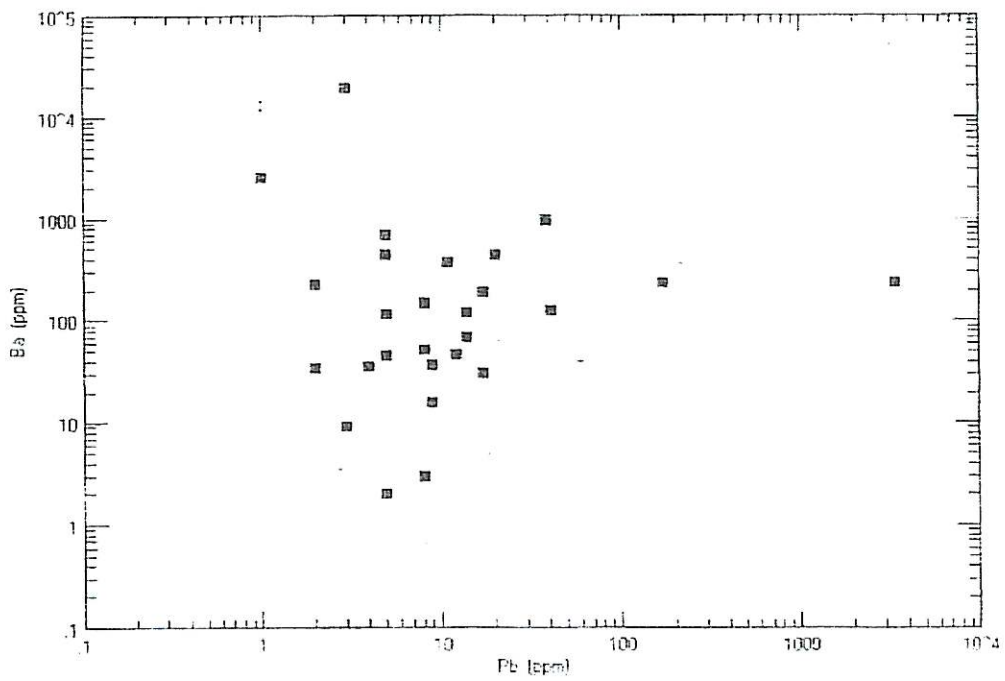
شکل شماره (۱۰)-رابطه میزان Fe_2O_3 و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه



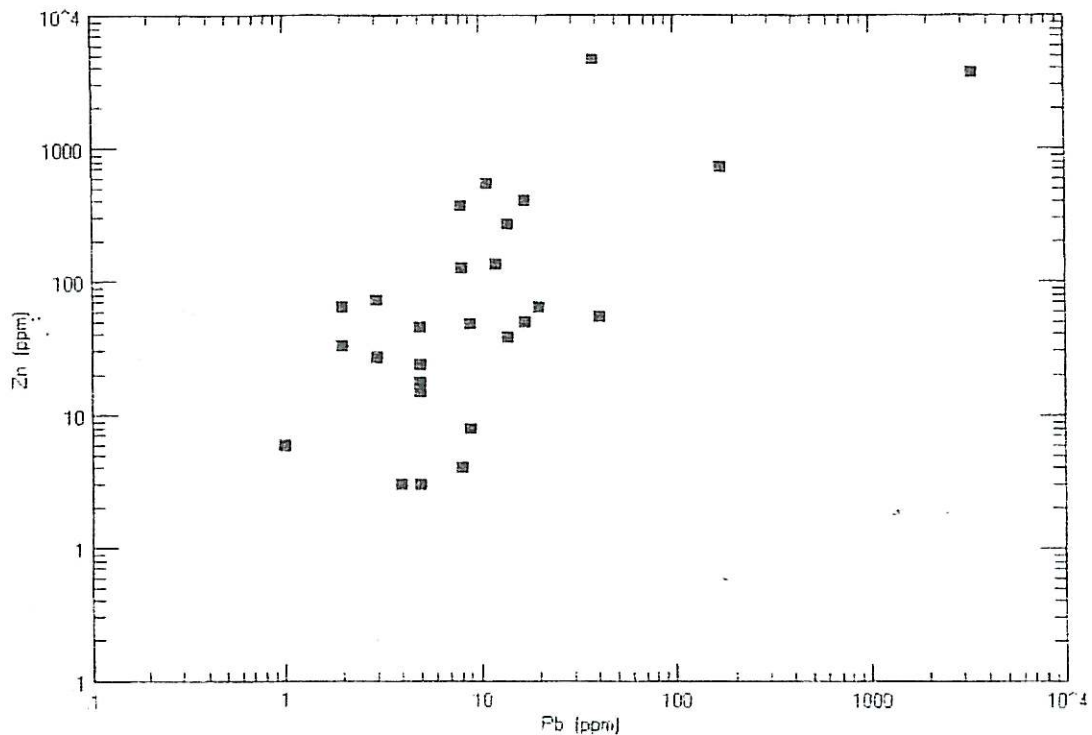
شکل شماره (۱۱)-رابطه میزان Fe_2O_3 و Zn در سنگهای دولومیتی شده منطقه



شکل شماره (۱۲) - رابطه میزان Ba و Fe_2O_3 در سنگهای دولومیتی شده منطقه



شکل شماره (۱۳) - رابطه میزان Ba و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه



شکل شماره (۱۴)- رابطه میزان Zn و Pb در سنگهای دولومیتی شده منطقه

- کانی سازی فلزی در سنگهای غیر کربناته

علاوه بر موارد محدوده کانی سازی که در سنگهای دولومیتی منطقه یافت

شده است، در چند مورد در سنگهای دیگر نیز آثاری از کانی سازی دیده شده

است که در ادامه به آنها اشاره می شود.

- در آبراهه شمال باختری روستای گندم آباد، در فاصله حدود ۳ کیلومتری آن در

موقعیت 37,11,15N و 48,50,35E یک توده سنگ آذرین با گسترش کم

دیده می شود که دارای ترکیب سنگ شناسی متاسینیت است. این سنگها

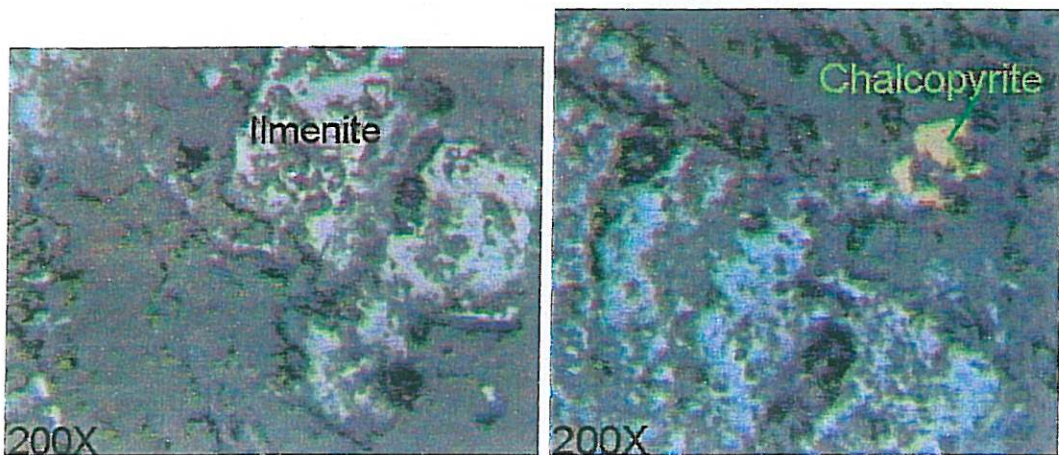
دارای بافت تجزیه شده ای است که بافت اولیه آن گرانولار بوده است.

کانیهای پلاژیوکلاز نیمه شکل داربا ترکیب سدیک تا قلیایی دارای ادخالهایی از سوزنهای ترمولیت - اکتینولیت، کانیهای مافیک که بطور کامل به کلریت، اسفن (لوکوکسن) و کربنات تجزیه شده اند و کانیهای کدر (تیتان دار) در آن شناسایی شده اند (نمونه Kh-Pb-38). در داخل این سنگها آثاری از کانی سازی فلزی بصورت پراکنده دیده می شود. در نمونه مقطع صیقلی این سنگها (Kh-Pb-39) کانیهای فلزی ایلمنیت، پیریت و کالکوپیریت شناسایی شده اند. ایلمنیت بصورت دانه های شکلدار تا نیمه شکلدار و بصورت پراکنده در این سنگها دیده می شوند. در نمونه مقطع صیقلی این سنگها (Kh-Pb-39) کانیهای فلزی ایلمنیت، پیریت و کالکوپیریت شناسایی شده اند. ایلمنیت بصورت دانه های شکلدار تا نیمه شکلدار و بصورت پراکنده در این سنگها دیده می شوند. اندازه برخی از کانیها، ایلمنیت تا ۵۰۰ میکرون نیز می رسد. ایلمنیت ها به مخلوطی از اکسیدهای آهن و تیتان تجزیه شده اند. پیریت بصورت دانه های اتومرف و پراکنده با ابعاد تا ۵۰۰ میکرون در داخل آن دیده می شود. کالکوپیریت نیز به تعداد اندک بصورت دانه های بی شکل با ابعاد تا ۵۰ میکرون گزارش شده است. عکس شماره (۲۶) نمای میکروسکپی این کانیها را نشان می دهد.

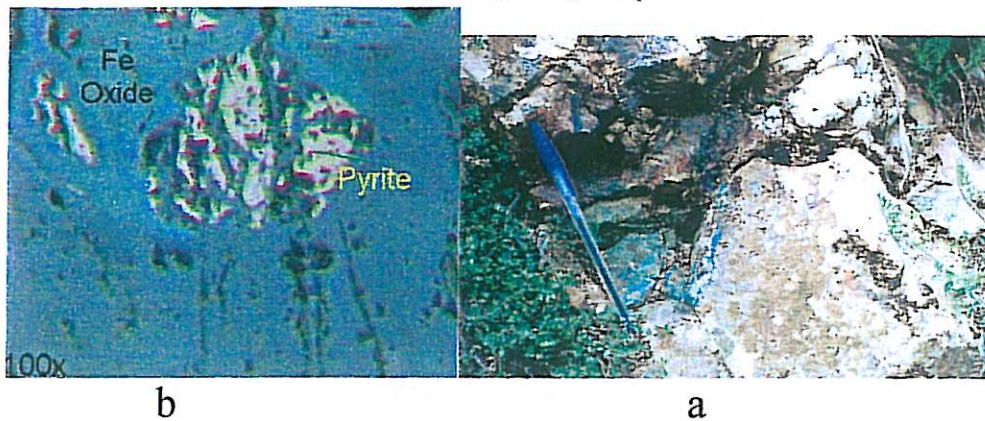
با توجه به میزان اندک کانی سازی کالکوپیریت در این سنگها، این کانی سازی به تنهایی قابل توجه نیست.

- در جنوب باختر روستای رکن آباد در مسیر راه پیاده روی رکن آباد به گندم آباد سکانسی متشکل از لایه های ماسه سنگی کوارتزیتی، سنگ آهک ماسه ای دارای گسترش قابل ملاحظه هستند که تا حدودی دگرگون شده هستند. رگه های سیلیس شیری رنگ نیز این لایه ها را قطع نموده است. آغشتگی شدید به هیدروکسیدهای آهن در این سیلیس ها وجود دارد. آثاری از کانی سازی مالاکیت و هیدروکسیدهای آهن و کالکوپیریت در لایه های ماسه سنگی در موقعیت 37,10,37N و 48,52,23E دیده می شود (عکس شماره ۲۷). در نمونه مقطع صیقلی (Kh-Pb-50) کانیهای کالکوپیریت، پیریت و اکسید تیتان شناسایی شده اند. کالکوپیریت در حدود ۳ تا ۵ درصد از سطح مقطع را شامل می گردد و در حال آلتراسیون به هیدروکسیدهای آهن است. پیریت نیز با فراوانی کمتر از کالکوپیریت در داخل رگچه ها استقرار یافته است. این پیریت ها شکل دار بوده و در حال تبدیل به هیدروکسیدهای آهن هستند. اکسید تیتان نیز بصورت دانه های پراکنده و با فراوانی کمتر از ۱ درصد وجود دارد. عکس شماره (b ۲۷) نمای میکروسکوپی این کانیها است.

نمونه Kh-Pb-49 و Kh-Pb-50 از این سنگها مورد آنالیز قرار گرفت.



عکس شماره (۲۶)-نمای میکروسکوپی از کانی سازی کالکوپیریت و ایلمنیت در متاسینیت شمال باختر گندم آباد



عکس شماره (۲۷)-کانی سازی مس در ماسه سنگها در جنوب رکن آباد
a: سطح کانی سازی b: تصویر میکروسکوپی

بخشی از لایه های ماسه سنگی سرشار از اکسیدها و هیدروکسیدهای آهن و به رنگ قهوه ای هستند. در مقطع صیقلی (نمونه Kh-Pb-52) تنها کانیهای هیدروکسیدهای ثانویه آهن با بافت متخلخل (Boxwork) قابل تشخیص هستند.

نمونه شماره Kh-Pb-51 از این ماسه سنگها مورد آنالیز قرار گرفت. نتایج

آنالیزهای نمونه های منطقه در جدول زیر آورده شده است.

شماره نمونه	SiO2 %	Fe2O3 %	Cu ppm	Zn ppm	Pb ppm	Ba Ppm	Zr ppm	As	SO3 %
Kh-Pb-49	65.37	10.74	4062	63	27	687	545	380	1.86
Kh-Pb-51	4.22	83.35	2	3	5	78		3	0.02

نکته قابل توجه در مورد نمونه شماره Kh-Pb-49، مقادیر نسبتاً بالای زیرکنیم و

نیوبیم (58ppm) است. میزان مس در این سنگ اگر چه قابل توجه (حدود ۰/۴

درصد) است اما با توجه به گسترش اندک آن اهمیت اکتشافی زیادی ندارد.

در ادامه به سمت جنوب باختر در موقعیت 37,10,35N و 48,52,22E لایه

های سنگ آهک ماسه ای و ماسه سنگ آهکی که رکرستالیزه و تا حدودی

دولومیتی شده هستند (نمونه Kh-Pb-53) دارای آثاری از کانی سازی پراکنده

سولفیدی هستند. تنها کانی سولفیدی مشخص شده پیریت است (نمونه

Kh-Pb-56) آثار سیلیس شیری که این سنگها را قطع نموده و آغشته به

اکسیدهای آهن است نیز دیده می شود.

نمونه شماره Kh-Pb-54 از سیلیس شیری آغشته به مالاکیت و لیمونیت و نمونه شماره Kh-Pb-55 با کانی سازی پراکنده پیریت مورد آنالیز شیمیایی قرار گرفته اند که نتایج آنها در جدول زیر آورده شده است

شماره نمونه	SiO ₂ %	Fe ₂ O ₃ %	Cu ppm	Zn ppm	Pb ppm	Ba ppm	SO ₃ %	Au Ppb
Kh-Pb-54	94.17	1.37	666	2	9	78	0.03	1
Kh-Pb-55	13.03	8.59	164	5	19	87	0.41	3

تنها نکته قابل توجه در این منطقه آغشتگی اندک رگه های سیلیس شیری به مس است.

در ادامه به سمت جنوب باختر و در فاصله حدود یکصدمتری نمونه های شرح داده شده، ماسه سنگ های سیلیسی شده دارای آثار کانی سازی پیریت، هماتیت و اکسید تیتان (نمونه Kh-Pb-58) دیده می شوند که نمونه ای از آن مورد آنالیز شیمیایی قرار گرفت. نتایج آن در جدول زیر آورده شده است. نکته قابل توجه میزان P₂O₅ در این نمونه است. در مطالعه کانی شناسی XRD این نمونه نیز کانیهای کوارتز و آپاتیت گزارش شده اند.

شماره نمونه	SiO ₂	Fe ₂ O ₃	CaO	P ₂ O ₅	SO ₃	Cu	Zn	Pb	Ba
Kh-Pb-57	20.69	10.27	25.21	8.49	1.42	2	2	11	171

بجز میزان P_2O_5 اندازه گیری شده، اثری از کانی سازیها دیگر در آن دیده نمی شود.

- در فاصله حدود ۱/۵ کیلومتری شمال خاور روستای کهلدشت و در موقعیت 37,12,28N و 48,48,36E، بر روی گرده یک تپه، مجموعه ای بهم ریخته اما کاملاً کمپاکت، متخلخل و سرشار از اکسیدهای آهن بصورت کنگلومرای و کوارتزیتی دیده می شود (عکس شماره ۱۵). نمونه شماره (Kh-Pb-82) از بخش کنگلومرای و نمونه Kh-Pb-83 از بخش سرشار از اکسید آهن مورد آنالیز قرار گرفت. نتایج آنالیز آنها در جدول زیر آورده شده است.

شماره نمونه	SiO ₂ %	Fe ₂ O ₃ %	Pb	Zn	Ba	Cu	Ni	CO	V
Kh-Pb-82	39.85	41.35	136	61	2547	1	23	53	165
Kh-Pb-83	2.37	80.81	28	720	7	58	26	126	38

در این مجموعه علیرغم مقادیر بالای آهن، تمرکز سایر عناصر فلزی که ممکن است در ارتباط با آهن افزایش یابند قابل توجه نیست.

- در چندین مورد همراه با سنگهای دولومیتی توده های متخلخل سرشار از آهن دیده می شود (عکسهای ۱۲ و ۱۳) که نمونه هایی از آن مورد آنالیز قرار گرفته است. در این سنگها نیز بجز غنی شدگی آهن، تمرکز قابل ملاحظه ای از فلزات دیگر صورت نپذیرفته است.

- بررسی وضعیت کانی سازی طلا در منطقه

با توجه به اینکه سیلیس شیری رنگ و کوارتزیتها در مجموعه دگرگونی گسترش قابل ملاحظه ای دارند. همچنین بدلیل وجود فرایند سیلیسی شدن همراه با سنگهای دولومیتی و وجود رگه هایی از کوارتز شیری در داخل ماسه سنگهای دگرگونی ، به نظر می رسد که بررسی وضعیت کانی سازی طلا در منطقه نیز اهمیت زیادی داشته باشد ، بنابراین با هماهنگی با کارشناسان محترم سازمان صنایع و معادن استان اردبیل ، تعداد ۲۹ عدد از نمونه های مربوط به محیط های سنگی مختلف انتخاب و از طریق شرکت کانساران بینالود به کشور استرالیا ارسال و مورد آنالیز طلا قرار گرفته اند که متأسفانه هیچ کدام از آنها غنی شدگی قابل ملاحظه ای را نشان نمی دهند. جدول زیر شماره نمونه ها، محیط سنگی و نتایج آنالیز آنها را نشان می دهد

شماره نمونه	محیط سنگی	Au(ppb)
Kh-Pb-1	میابیس شیری	<1
Kh-Pb-2	میابیس شیری	3
Kh-Pb-9	دولومیت میابیس	<1
Kh-Pb-12	دولومیت میابیس	<1
Kh-Pb-18	رگه کربنات	2
Kh-Pb-19	دولومیت آهن دار	2
Kh-Pb-20	توده آهن و منگنز	<1
Kh-Pb-22	میابیس شیری	<1
Kh-Pb-26	رگه میابیس - کربنات	1
Kh-Pb-30	مانسه سنگ آهن دار	1
Kh-Pb-31	میابیس شیری	1
Kh-Pb-32	دولومیت میابیس	3
Kh-Pb-33	دولومیت آهن دار	3
Kh-Pb-37	مانسه سنگ مالاکیت دار	2
Kh-Pb-42	میابیس شیری	4
Kh-Pb-49	مانسه سنگ پیریت دار	<1
Kh-Pb-54	میابیس شیری	1
Kh-Pb-55	آهک مانسه ای میابیس شده	3
Kh-Pb-57	آهک مانسه ای	4
Kh-Pb-59	میابیس شیری	2
Kh-Pb-61	رگه میابیس - کربنات	2
Kh-Pb-68	میابیس شیری	3
Kh-Pb-72	آهک میابیس شده	3
Kh-Pb-80	میابیس شیری	2
Kh-Pb-83	کوارتزیت آهن دار	1
Kh-Pb-92	میابیس شیری	3
Kh-Pb-94	دولومیت میابیس	1
Kh-Pb-95	مانسه سنگ	1
Kh-Pb-96	میابیس شیری	2

۳-۳-۲- مواد غیر فلزی

اگر چه عنوان پروژه اکتشاف مواد فلزی در محدوده مورد مطالعه می باشد اما از آنجایی که در هنگام انجام برداشت های صحرایی هر نوع پدیده زمین شناسی و پتانسیل معدنی توسط کارشناسان مورد توجه بوده است. بنابراین، در این بخش مختصری در رابطه با پتانسیل منطقه مورد مطالعه برای ذخایر غیر فلزی توضیح داده می شود.

- از آنجایی سکانس سنگهای تخریبی دگرگون شده منطقه دارای بخش های شیلی دگرگون شده نیز هستند، بنابراین در برخی موارد احتمال حضور شیست های گرافیت دار در آنها وجود دارد با در نظر گرفتن این نکته در یک مورد در بخش شمالی محدوده و در جنوب روستای تازه کند (خارج از محدوده) در موقعیت $37,11,56N$ و $48,44,36$ آثاری از این شیل ها مشاهده می گردد که حتی لمس آن باعث سیاه شدن دست می گردد و دارای لمس صابونی است. نمونه شماره Kh-Pb-71 از این مواد مورد آنالیز کانی شناسی XRD قرار گرفت که کانیهای کوارتز، موسکویت (کانی اصلی)، آلبیت (کانی فرعی) و کائولینیت (کانی نادر) در آن شناسایی شده اند و اثری از گرافیت در آن گزارش نشده است.

- مهمترین پتانسیل غیر فلزی منطقه مربوط به وجود یک افق با ضخامت قابل ملاحظه از مواد مشکوک به نسوز در داخل مجموعه شمشک در مرز شمالی محدوده (شمال خاور کهلدشت) و جنوب رکن آباد است.

در مجاورت جنوبی روستای رکن آباد در بین کنگلومرای شمشک و دولومیت های تریاس یک افق از مواد رسی خاکستری تا طوسی و دارای جلای چرب دیده می شود (عکس شماره ۲۸).

این مواد دارای ترکیب کانی شناسی کائولینیت، کوارتز و آنکریت بعنوان کانی اصلی و ایلیت بعنوان کانی فرعی هستند. نتایج آنالیز شیمیایی این مواد در جدول زیر آورده شده است.

شماره نمونه	SiO ₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	TiO ₂	L.O.I	CaO+MgO	Na ₂ O+K ₂ O
Kh-Pb-47	49.44	19.41	7.58	0.85	13.13	7.06	2.08
Kh-Pb-48	52.19	18.44	5.34	0.88	10.63	9.47	2.22

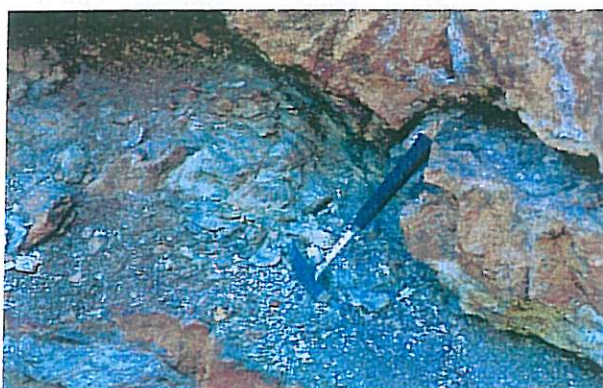
در برونزد جنوب رکن آباد گسترش و ضخامت این مواد کم است و در واقع مواد لاتریتی متعلق به سکانس تریاس - ژوراسیک هستند. در این مواد میزان عناصر کرم، وانادیم و نیکل بالاتر از مقادیر عادی هستند.

در شمال خاوری روستای کهلدشت در موقعیت 37,12,31N و 48,48,38E (مرز شمالی محدوده) در زیر افق کنگلومرای و کوارتزیتی آغشته به اکسیدهای آهن، یک افق از لایه های سیلیسی - رسی با ضخامت قابل ملاحظه (عکس شماره ۲۹ و ۳۰) با رنگ خاکستری مایل به سبز و طوسی دیده می شود که ترکیب کانی شناسی آن شامل کوارتز (کانی اصلی)

، کائولینیت و موسکویت (کانی فرعی) و آلبیت (کانی نادر) است. از این مواد سه عدد نمونه مورد آنالیز شیمیایی و یک نمونه مورد تست نسوزندگی قرار گرفت. میزان نسوزندگی آن ۱۴۵۰ درجه سانتی گراد اندازه گیری شده و نتایج آنالیز آنها در جدول زیر آورده شده است.

شماره نمونه	SiO ₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	TiO ₂	L.O.I	CaO+MgO	Na ₂ O+K ₂ O
Kh-Pb-84	73.05	14.7	2.99	0.59	3.791	1.01	3.39
Kh-Pb-85	26.27	12.93	1.94	0.50	2.19	1.01	4.02
Kh-Pb-86	72.04	14.92	2.46	0.62	3.41	1.42	4.72

این مواد از نظر نسوزندگی در زمره نسوزهای بسیار ضعیف قرار گرفته و از نظر ترکیب شیمیایی نیز نیمه سیلیسی است. با توجه به اینکه نمونه های برداشت شده سطحی هستند و با توجه به اینکه ضخامت این افق قابل ملاحظه است (حدود ۵۰ متر) بنابراین حفر چند عدد ترانشه و برداشت نمونه های عمقی تر ممکن است منجر به پیدا نمودن افق هایی با ترکیب شیمی مناسب در داخل این باند شود. این باند بر روی زمین در طول بیش از یک کیلومتر قابل تعقیب است. با در نظر گرفتن عرض ۵۰ متر و وزن مخصوص ۲,۵ برای این مواد، ذخیره ای بالغ بر ۶ میلیون تن در این منطقه قابل تصور است که البته مطمئناً مواد با ترکیب شیمیایی مناسب و نسوزندگی بیشتر دارای ذخیره کمتری خواهند بود.



عکس شماره (۲۸)-افق مواد نسوز در منطقه رکن آباد



عکس شماره (۲۹)-نمایی از افق مشکوک به مواد نسوز در شمال خاور کهلدشت (نگاه به شمال
باختر)



عکس شماره (۳۰)-نمایی نزدیک از افق مشکوک به مواد نسوز در شمال خاور کهلدشت

فصل چهارم: نتیجه گیری و پیشنهادات

با توجه به برداشتهای زمین شناسی انجام پذیرفته و براساس اطلاعات حاصل از نقشه ها و کارهای انجام پذیرفته قبلی، واحدهای سنگی منطقه عمدتاً متعلق به پالئوزوئیک بالا و شامل مجموعه رسوبات تخریبی و کربناته، تا حدودی دگرگون شده هستند، ضمن آنکه مقادیر کمتری از برونزدهای منطقه متعلق به زمان مزوزوئیک (تریاس، ژوراسیک و کرتاسه) می باشند.

شاخص ترین واحد سنگی منطقه، دولومیت های ثانویه به رنگ قهوه ای هستند که در بخش بالائی یک افق مرمری واقع هستند و میزبان کانی سازی های پراکنده از سرب، روی، باریم و مس میباشند. این دولومیتها در بخش بالائی مرمرها و در کمربان رسوبات تخریبی کمی دگرگون شده واقع هستند. این دولومیتها عمدتاً متخلخل و تا حدودی سیلیسی شده هستند. به نظر می رسد عامل کانی سازی پراکنده موجود در این دولومیتها همان عامل فرایند دولومیتی شدن باشد و این نوع کانی سازیها در منابع و مراجع علمی تحت عنوان کانی سازیهای تیپ دره می سی سی پی (MVT) معروف هستند.

نکته قابل توجه در رابطه با کانی سازیهای منطقه این است که در سطح زمین شواهد کانی سازی بسیار اندک است و آثار معدنکاری قدیمی موجود نشاندهنده متمرکز شدن کانی سازی در داخل دولومیتها و در بخشهای عمقی آن است.

بنابراین عملیات اکتشاف مستقیم چکشی برای کشف ذخایر مناسبی از این کانی سازی مفید نخواهد بود، ضمن آنکه میزان کانی سازی و حجم آن در حد قابل ملاحظه ای نیست که بتوان زیاد به آن امیدوار بود. بنابراین در صورتیکه ادامه اکتشاف سرب و روی در منطقه اجتناب ناپذیر باشد، مشاور انجام عملیات ژئوفیزیکی را برای کشف ناهنجاریهای مرتبط با کانی سازیها (تا عمق نفوذ ۱۰۰ متر) را پیشنهاد می دهد.

این عملیات ژئوفیزیکی را بایستی در مناطقی که دولومیت‌های ثانویه قهوه ای رنگ گسترش دارند متمرکز نمود. با توجه به اینکه در داخل ماسه سنگهای دگرگون شده بخش خاوری محدوده نیز آثاری از کانی سازیها دیده شده است، متمرکز نمودن این عملیات اکتشافی (روشهای مقاومت ویژه و IP) در مناطق حد فاصل روستاهای گندم آباد، رکن آباد و کهلدشت در اولویت است.

به دلیل سنگین بودن انجام عملیات ژئوفیزیکی از نظر مالی، قبل از انجام آن تهیه نقشه زمین شناسی ۱:۵۰۰۰ محدوده پیشنهاد شده و تفکیک دقیق تر مرز واحدهای سنگی، بویژه سنگهای دولومیتی میزبان کانی سازی از واحدهای دیگر ضروری است. پس از این مرحله انتخاب مناسب ترین محدوده به وسعت حدود ۱۰۰ هکتار جهت تهیه نقشه توپوگرافی و زمین شناسی در مقیاس ۱:۱۰۰۰

پیشنهاد می‌گردد. عملیات اکتشافات ژئوفیزیکی نیز در همین وسعت و تا عمق نفوذ حدود ۱۰۰ متر ضروری به نظر می‌رسد.

از آنجائیکه در مجاورت جنوبی روستای رکن آباد بین سازند شمشک و دولومیت‌های تریاس آثاری از مواد نسوز بیلیسی - آلومینی یافت شده است، ضمن آنکه در شمال خاور روستای کهلدشت نیز یک افق سیلیسی - آلومینی مشکوک به مواد نسوز با گسترش قابل ملاحظه دیده می‌شود. بنابر این پیشنهاد می‌گردد که یک اکتشاف مقدماتی در رابطه با این مواد غیر فلزی در مرز شمالی محدوده همراه با حفر چند عدد ترانسه عمود بر امتداد گسترش این مواد انجام پذیرد تا احتمال حضور مواد نسوز رسی با کیفیت مناسب در میان آنها مشخص گردد.

منابع

-ریسمانی، علیرضا، ۱۳۷۲-مروری بر کانسارهای سرب و روی در ایران، سمینار

کارشناسی ارشد، دانشگاه شهید بهشتی

-سعیدیان، ۱۳۷۰، شناخت شهرهای ایران

-سازمان زمین شناسی کشور، نقشه زمین شناسی یکصد هزارم ماسوله

-سازمان زمین شناسی کشور، نقشه زمین شناسی ۱:۲۵۰,۰۰۰ بندر انزلی

-سازمان زمین شناسی کشور، نقشه مغناطیس هوائی ۱:۲۵۰,۰۰۰ بندر انزلی

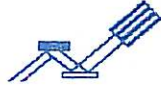
-سازمان هواشناسی کشور، سالنامه های هواشناسی کشور

-سازمان جغرافیائی نیروهای مسلح، فرهنگ آبادیهای چهار گوش بندر انزلی

-سازمان جغرافیائی نیروهای مسلح، نقشه های توپوگرافی ۱:۵۰,۰۰۰ ماسوله

و برندق

-سازمان نقشه برداری کشور، عکسهای هوائی ۱:۲۰,۰۰۰ جنوب شرق خلخال



شماره: ۵۳۳۶

تاریخ: ۸۳/۴/۱۵

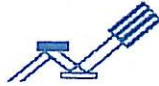
بنام خدا

مدیریت محترم شرکت زرآذین گستر
جناب آقای مهندس جلالی

احتراماً نتیجه آزمایش نسوزندگی نمونه ارسالی مربوط به پروژه خلخال بشرح زیر تقدیم
می گردد.

مقاومت نمونه در برابر حرارت تا دمای ۱۴۵۰ درجه سانتی گراد می باشد.





شماره: ۵۲۴۸
تاریخ: ۸۳/۳/۲۴

بنام خدا

مدیریت محترم شرکت زر آذین گستر

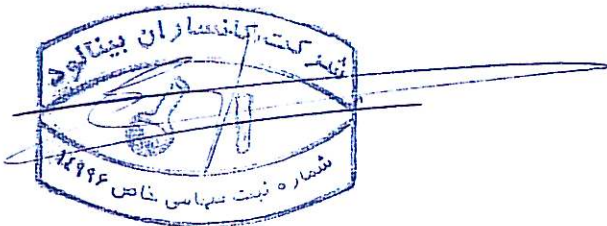
جناب آقای مهندس جلالی

با سلام؛

احتراماً نتیجه آنالیز نمونه ارسالی مربوط به پروژه خلخال که بروش Fire Assay & ICP در آزمایشگاه Amdel در استرالیا تجزیه گردیده اند به شرح پیوست تقدیم می گردد.

با تشکر

جواد همتی





SAMPLE	Au
UNITS	ppb
DETECTION	1
KH-MO-1	4
KH-MO-3	< 1
KH-MO-4	1
KH-PB-1	< 1
KH-PB-2	3
KH-PB-9	< 1
KH-PB-12	< 1
KH-PB-18	2
KH-PB-19	2
KH-PB-20	< 1
KH-PB-22	< 1
KH-PB-26	1
KH-PB-30	1
KH-PB-31	1
KH-PB-32	3
KH-PB-33	3
KH-PB-37	2
KH-PB-42	4
KH-PB-49	< 1
KH-PB-54	1
KH-PB-55	3
KH-PB-57	4
KH-PB-59	2
KH-PB-61	2
KH-PB-68	3
KH-PB-72	3
KH-PB-80	2
KH-PB-83	1
KH-PB-92	3
KH-PB-94	1
KH-PB-95	1
KH-PB-96	2



Sample	SiO ₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	MgO	TiO ₂	MnO	P ₂ O ₅
	%	%	%	%	%	%	%	%	%	%
KH-MO-1	67.08	13.46	8.81	0.85	1.38	3.83	2.13	0.883	0.086	0.172
KH-MO-3	49.64	11.42	4.31	15.95	1.54	2.15	1.96	0.742	0.334	0.167
KH-MO-4	68.06	13.69	6.84	0.53	0.86	4.23	1.97	0.857	0.062	0.109
KH-PB-1	84.32	5.54	7.30	0.17	0.39	0.60	0.35	0.295	0.133	0.080
KH-PB-2	97.25	0.37	0.95	0.18	0.04	0.01	0.15	0.012	0.013	0.006
KH-PB-8	0.96	0.40	8.83	32.08	0.02	0.03	13.52	0.038	0.813	0.034
KH-PB-9	2.72	0.47	7.79	45.23	0.05	0.08	5.60	0.034	0.941	0.034
KH-PB-10	0.70	0.27	5.26	39.19	0.01	0.01	9.93	0.058	0.555	0.015
KH-PB-12	0.50	0.32	4.20	36.58	0.01	0.02	13.18	0.030	0.454	0.024
KH-PB-15	2.91	0.32	4.39	33.87	0.01	0.01	13.43	0.020	0.476	0.027
KH-PB-17	1.92	0.79	5.54	49.41	0.01	0.04	1.29	0.067	0.601	0.060
KH-PB-18	45.83	1.26	0.67	38.27	0.03	0.28	0.49	0.119	0.064	0.021
KH-PB-19	0.53	0.48	4.13	32.71	0.01	0.10	16.02	0.033	0.423	0.026
KH-PB-20	2.99	0.47	66.44	11.05	0.00	0.12	0.58	0.133	4.230	0.050
KH-PB-22	93.58	1.40	0.90	1.42	0.38	0.02	0.37	0.090	0.040	0.050
KH-PB-24	32.02	7.73	1.82	28.01	0.01	2.05	1.05	0.451	0.074	0.060
KH-PB-25	50.95	1.97	33.70	3.01	0.06	0.49	0.67	0.086	0.124	0.106
KH-PB-26	82.01	1.65	1.97	4.67	0.01	0.29	2.95	0.061	0.082	0.045
KH-PB-28	88.92	6.08	1.93	0.18	0.03	1.27	0.56	0.338	0.012	0.073
KH-PB-29	42.09	27.88	15.38	0.20	0.01	0.01	0.18	1.402	0.205	0.070
KH-PB-30	51.03	21.06	14.02	0.80	0.04	0.23	0.32	3.168	0.137	0.441
KH-PB-31	92.89	0.57	0.95	3.89	0.06	0.01	0.32	0.028	0.064	0.094
KH-PB-32	5.74	0.40	5.16	38.46	0.00	0.02	13.49	0.028	0.481	0.054
KH-PB-33	1.22	0.35	4.80	40.33	0.01	0.01	9.05	0.037	0.755	0.028
KH-PB-34	6.45	0.26	8.60	35.04	0.04	0.01	8.65	0.011	0.581	0.021
KH-PB-35	0.13	0.24	15.23	33.09	0.06	0.01	8.36	0.012	0.991	0.015
KH-PB-36	2.23	0.75	80.46	6.41	0.02	0.06	0.51	0.055	0.806	0.031
KH-PB-37	71.55	13.26	7.38	0.44	0.01	0.46	0.56	0.290	0.082	0.033
KH-PB-42	96.79	0.44	1.34	0.26	0.03	0.00	0.36	0.018	0.050	0.014
KH-PB-45	1.69	0.44	17.13	41.37	0.15	0.03	3.62	0.034	1.164	0.026
KH-PB-47	49.44	19.41	7.58	5.06	0.08	2.00	2.00	0.846	0.158	0.028
KH-PB-48	52.19	18.44	5.34	7.09	0.07	2.15	2.38	0.885	0.184	0.021
KH-PB-49	65.37	9.41	10.74	1.59	4.85	0.88	0.18	0.246	0.091	0.100
KH-PB-51	4.22	0.27	83.35	1.13	0.01	0.01	0.56	0.042	1.902	0.001
KH-PB-54	94.17	0.34	1.37	1.63	0.04	0.01	0.66	0.015	0.023	0.026
KH-PB-55	13.03	1.65	8.59	28.13	0.03	0.62	10.41	0.069	0.621	0.043
KH-PB-57	20.69	1.96	10.27	25.21	0.02	0.34	6.73	0.430	0.595	8.495
KH-PB-59	92.33	1.38	1.41	1.35	0.46	0.00	1.03	0.015	0.027	0.057
KH-PB-60	1.55	0.35	3.61	36.25	0.01	0.03	16.08	0.021	0.461	0.058
KH-PB-61	85.91	0.55	0.70	4.41	0.01	0.01	2.70	0.021	0.045	0.022
KH-PB-62	8.53	0.24	0.15	50.55	0.01	0.01	1.45	0.021	0.151	0.022
KH-PB-63	74.61	0.52	1.20	11.03	0.02	0.02	3.41	0.023	0.079	0.021
KH-PB-65	94.25	1.28	1.03	0.98	0.01	0.24	0.27	0.048	0.016	0.057
KH-PB-66	34.63	0.50	32.36	9.38	0.09	0.48	4.84	0.046	0.225	0.069
KH-PB-67	1.80	0.40	0.24	45.11	0.04	0.04	8.22	0.028	0.124	0.425
KH-PB-68	84.85	1.38	3.93	3.47	0.22	0.24	1.08	0.075	0.179	0.037
KH-PB-69	82.60	1.07	5.53	5.98	0.03	0.04	0.09	0.023	0.194	0.020



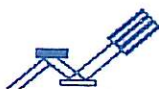
Sample	SiO ₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	MgO	TiO ₂	MnO	P ₂ O ₅
	%	%	%	%	%	%	%	%	%	%
KH-PB-70	42.12	12.57	11.97	13.52	2.54	1.42	0.91	1.877	0.378	1.594
KH-PB-72	91.43	2.32	2.56	1.21	0.15	0.28	0.05	0.076	0.046	0.049
KH-PB-73	46.30	14.49	16.49	4.35	3.01	0.10	4.84	2.989	0.325	0.431
KH-PB-74	47.72	12.76	13.72	5.08	2.88	0.27	5.75	1.280	0.199	0.145
KH-PB-75	2.95	0.41	16.34	41.94	0.01	0.12	0.78	0.153	1.631	0.056
KH-PB-77	65.69	18.88	7.25	0.59	0.01	0.01	0.02	0.916	0.033	0.101
KH-PB-78	49.66	0.26	35.53	4.88	0.01	0.03	0.40	0.024	0.261	0.019
KH-PB-79	22.48	0.56	5.82	27.46	0.01	0.18	10.49	0.158	0.458	0.253
KH-PB-80	93.50	0.70	3.81	0.32	0.02	0.01	0.03	0.009	0.236	0.035
KH-PB-81	69.96	0.36	3.82	11.49	0.02	0.05	2.70	0.761	0.172	0.017
KH-PB-82	39.85	6.92	41.35	0.42	0.04	1.87	0.51	0.754	0.007	0.147
KH-PB-83	2.37	0.65	80.81	1.76	0.01	0.08	0.32	0.039	0.079	0.098
KH-PB-84	73.05	14.70	2.99	0.13	0.04	3.35	0.88	0.588	0.007	0.051
KH-PB-85	76.27	12.93	1.94	0.13	0.01	4.01	0.88	0.496	0.006	0.063
KH-PB-86	72.04	14.92	2.46	0.24	0.01	4.71	1.18	0.623	0.026	0.061
KH-PB-89	98.42	0.05	1.28	0.12	0.01	0.01	0.01	0.011	0.007	0.033
KH-PB-90	8.57	0.22	3.59	31.57	0.01	0.11	15.61	0.142	0.278	0.036
KH-PB-91	0.12	0.02	0.78	54.82	0.01	0.02	0.71	0.121	0.102	0.020
KH-PB-92	92.16	0.02	1.72	3.59	0.02	0.02	0.09	0.007	0.042	0.012
KH-PB-93	55.03	0.19	3.18	18.50	0.01	0.06	5.31	0.131	0.116	0.032
KH-PB-94	64.75	0.05	2.46	15.68	0.01	0.03	3.64	0.124	0.068	0.050
KH-PB-95	39.64	10.53	6.56	22.33	0.01	0.10	0.80	0.334	0.264	0.029
KH-PB-96	94.09	1.01	2.54	0.75	0.06	0.16	0.04	0.027	0.039	0.011



Sample	L.O.I %	SO3 %	Cl ppm	Cr ppm	V ppm	Co ppm	Ni ppm	Cu ppm	Zn ppm	As ppm
KH-PB-70	10.73	0.002	54	321	134	33	92	1	42	25
KH-PB-72	1.34	0.001	70	8	28	4	3	1	18	20
KH-PB-73	6.26	0.031	26	22	344	36	28	7	102	16
KH-PB-74	9.76	0.050	30	122	215	27	21	26	131	34
KH-PB-75	34.88	0.002	87	1	19	5	75	1	48	52
KH-PB-77	5.73	0.001	10	76	99	19	42	30	77	67
KH-PB-78	8.19	0.066	115	1	25	63	17	105	1270	52
KH-PB-79	31.46	0.001	55	1	17	4	1	1	33	19
KH-PB-80	0.88	0.001	163	1	20	8	14	1	21	18
KH-PB-81	9.55	0.684	86	1	22	2	1	1	73	84
KH-PB-82	7.86	0.128	227	91	165	53	23	1	61	35
KH-PB-83	13.16	0.195	146	96	38	126	26	58	720	23
KH-PB-84	3.79	0.351	14	41	56	2	1	1	25	62
KH-PB-85	2.19	0.171	4	15	44	5	7	1	24	54
KH-PB-86	3.41	0.016	10	27	57	1	9	1	28	28
KH-PB-89	0.01	0.002	38	1	19	3	1	1	20	44
KH-PB-90	39.43	0.002	74	1	16	1	1	1	24	45
KH-PB-91	42.83	0.001	67	1	15	1	1	1	22	35
KH-PB-92	1.93	0.001	122	1	18	1	5	1	34	34
KH-PB-93	16.96	0.001	32	1	15	1	4	1	38	35
KH-PB-94	12.66	0.001	38	1	16	1	3	1	27	17
KH-PB-95	19.13	0.001	30	1219	61	22	446	13	42	20
KH-PB-96	0.73	0.002	127	1	19	3	1	1	26	22



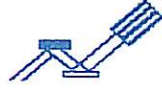
Sample	Rb ppm	Sr ppm	Y ppm	Nb ppm	Mo ppm	Sb ppm	Ba ppm	Hf ppm	W ppm	Pb ppm
KH-MO-1	116	181	22	12	< 1	1	667	6	< 1	30
KH-MO-3	43	246	19	8	< 1	1	435	3	< 1	9
KH-MO-4	140	187	23	14	< 1	1	1061	8	< 1	33
KH-PB-1	31	61	9	6	< 1	5	3	2	< 1	17
KH-PB-2	8	2	5	5	< 1	4	7	2	< 1	23
KH-PB-8	7	37	2	1	< 1	3	31	1	< 1	17
KH-PB-9	14	5	3	5	< 1	17	236	8	< 1	3342
KH-PB-10	8	19	4	3	< 1	2	965	3	< 1	38
KH-PB-12	11	37	3	5	< 1	3	237	2	< 1	171
KH-PB-15	11	51	2	4	< 1	3	70	2	< 1	14
KH-PB-17	10	21	2	5	< 1	3	443	2	< 1	5
KH-PB-18	7	1354	31	10	< 1	2	1418	1	< 1	83
KH-PB-19	4	43	4	4	< 1	3	3	2	< 1	8
KH-PB-20	8	16	2	5	< 1	2	2506	1	< 1	1
KH-PB-22	6	34	10	2	< 1	1	33	2	< 1	7
KH-PB-24	44	47	8	15	< 1	1	325	2	< 1	15
KH-PB-25	14	4	3	7	< 1	9	185	2	< 1	12
KH-PB-26	17	29	5	2	< 1	9	319	2	< 1	21
KH-PB-28	53	42	31	10	< 1	1	103	3	< 1	15
KH-PB-29	4	2	26	10	< 1	5	34	7	< 1	17
KH-PB-30	11	171	36	43	< 1	2	26	9	< 1	26
KH-PB-31	6	61	16	4	< 1	1	5	1	< 1	81
KH-PB-32	10	55	1	2	< 1	3	152	2	< 1	8
KH-PB-33	10	53	2	1	< 1	1	47	2	< 1	12
KH-PB-34	7	36	11	3	< 1	1	53	2	< 1	8
KH-PB-35	5	27	1	4	< 1	3	36	2	< 1	4
KH-PB-36	6	2	2	2	< 1	8	440	1	< 1	20
KH-PB-37	27	3	23	1	< 1	2	19	1	< 1	38
KH-PB-42	7	2	3	2	< 1	4	48	1	< 1	15
KH-PB-45	6	13	1	4	< 1	3	224	1	< 1	2
KH-PB-47	47	109	22	5	< 1	2	111	2	< 1	12
KH-PB-48	51	75	23	4	< 1	5	1762	3	< 1	87
KH-PB-49	20	10	39	58	< 1	6	99	32	< 1	27
KH-PB-51	7	1	2	3	< 1	3	687	2	< 1	5
KH-PB-54	6	2	4	3	< 1	4	78	5	< 1	9
KH-PB-55	14	67	7	6	< 1	1	87	1	< 1	19
KH-PB-57	13	246	114	13	< 1	2	171	2	< 1	11
KH-PB-59	3	53	11	3	< 1	4	7	2	< 1	14
KH-PB-60	2	56	10	7	< 1	2	16	2	< 1	9
KH-PB-61	10	2	2	2	< 1	7	76	1	< 1	13
KH-PB-62	8	127	1	6	< 1	1	193	2	< 1	17
KH-PB-63	7	12	9	4	< 1	8	125	1	< 1	41
KH-PB-65	15	2	6	4	< 1	7	34	1	< 1	16
KH-PB-66	8	8	2	3	< 1	24	377	2	< 1	111
KH-PB-67	8	96	3	3	< 1	2	117	2	< 1	5
KH-PB-68	14	30	10	7	< 1	1	23	3	< 1	6
KH-PB-69	9	24	8	5	< 1	1	75	5	< 1	6



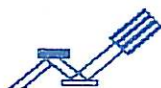
Sample	Rb	Sr	Y	Nb	Mo	Sb	Ba	Hf	W	Pb
	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm
KH-MO-1	116	181	22	12	< 1	1	667	6	< 1	30
KH-MO-3	43	246	19	8	< 1	1	435	3	< 1	9
KH-MO-4	140	187	23	14	< 1	1	1061	8	< 1	33
KH-PB-1	31	61	9	6	< 1	5	3	2	< 1	17
KH-PB-2	8	2	5	5	< 1	4	7	2	< 1	23
KH-PB-8	7	37	2	1	< 1	3	31	1	< 1	17
KH-PB-9	14	5	3	5	< 1	17	236	8	< 1	3342
KH-PB-10	8	19	4	3	< 1	2	965	3	< 1	38
KH-PB-12	11	37	3	5	< 1	3	237	2	< 1	171
KH-PB-15	11	51	2	4	< 1	3	70	2	< 1	14
KH-PB-17	10	21	2	5	< 1	3	443	2	< 1	5
KH-PB-18	7	1354	31	10	< 1	2	1418	1	< 1	83
KH-PB-19	4	43	4	4	< 1	3	3	2	< 1	8
KH-PB-20	8	16	2	5	< 1	2	2506	1	< 1	1
KH-PB-22	6	34	10	2	< 1	1	33	2	< 1	7
KH-PB-24	44	47	8	15	< 1	1	325	2	< 1	15
KH-PB-25	14	4	3	7	< 1	9	185	2	< 1	12
KH-PB-26	17	29	5	2	< 1	9	319	2	< 1	21
KH-PB-28	53	42	31	10	< 1	1	103	3	< 1	15
KH-PB-29	4	2	26	10	< 1	5	34	7	< 1	17
KH-PB-30	11	171	36	43	< 1	2	26	9	< 1	26
KH-PB-31	6	61	16	4	< 1	1	5	1	< 1	81
KH-PB-32	10	55	1	2	< 1	3	152	2	< 1	8
KH-PB-33	10	53	2	1	< 1	1	47	2	< 1	12
KH-PB-34	7	36	11	3	< 1	1	53	2	< 1	8
KH-PB-35	5	27	1	4	< 1	3	36	2	< 1	4
KH-PB-36	6	2	2	2	< 1	8	440	1	< 1	20
KH-PB-37	27	3	23	1	< 1	2	19	1	< 1	38
KH-PB-42	7	2	3	2	< 1	4	48	1	< 1	15
KH-PB-45	6	13	1	4	< 1	3	224	1	< 1	2
KH-PB-47	47	109	22	5	< 1	2	111	2	< 1	12
KH-PB-48	51	75	23	4	< 1	5	1762	3	< 1	87
KH-PB-49	20	10	39	58	< 1	6	99	32	< 1	27
KH-PB-51	7	1	2	3	< 1	3	687	2	< 1	5
KH-PB-54	6	2	4	3	< 1	4	78	5	< 1	9
KH-PB-55	14	67	7	6	< 1	1	87	1	< 1	19
KH-PB-57	13	246	114	13	< 1	2	171	2	< 1	11
KH-PB-59	3	53	11	3	< 1	4	7	2	< 1	14
KH-PB-60	2	56	10	7	< 1	2	16	2	< 1	9
KH-PB-61	10	2	2	2	< 1	7	76	1	< 1	13
KH-PB-62	8	127	1	6	< 1	1	193	2	< 1	17
KH-PB-63	7	12	9	4	< 1	8	125	1	< 1	41
KH-PB-65	15	2	6	4	< 1	7	34	1	< 1	16
KH-PB-66	8	8	2	3	< 1	24	377	2	< 1	111
KH-PB-67	8	96	3	3	< 1	2	117	2	< 1	5
KH-PB-68	14	30	10	7	< 1	1	23	3	< 1	6
KH-PB-69	9	24	8	5	< 1	1	75	5	< 1	6



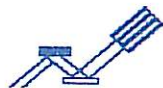
Sample	L.O.I	SO3	Cl	Cr	V	Co	Ni	Cu	Zn	As
	%	%	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm
KH-PB-70	10.73	0.002	54	321	134	33	92	1	42	25
KH-PB-72	1.34	0.001	70	8	28	4	3	1	18	20
KH-PB-73	6.26	0.031	26	22	344	36	28	7	102	16
KH-PB-74	9.76	0.050	30	122	215	27	21	26	131	34
KH-PB-75	34.88	0.002	87	1	19	5	75	1	48	52
KH-PB-77	5.73	0.001	10	76	99	19	42	30	77	67
KH-PB-78	8.19	0.066	115	1	25	63	17	105	1270	52
KH-PB-79	31.46	0.001	55	1	17	4	1	1	33	19
KH-PB-80	0.88	0.001	163	1	20	8	14	1	21	18
KH-PB-81	9.55	0.684	86	1	22	2	1	1	73	84
KH-PB-82	7.86	0.128	227	91	165	53	23	1	61	35
KH-PB-83	13.16	0.195	146	96	38	126	26	58	720	23
KH-PB-84	3.79	0.351	14	41	56	2	1	1	25	62
KH-PB-85	2.19	0.171	4	15	44	5	7	1	24	54
KH-PB-86	3.41	0.016	10	27	57	1	9	1	28	28
KH-PB-89	0.01	0.002	38	1	19	3	1	1	20	44
KH-PB-90	39.43	0.002	74	1	16	1	1	1	24	45
KH-PB-91	42.83	0.001	67	1	15	1	1	1	22	35
KH-PB-92	1.93	0.001	122	1	18	1	5	1	34	34
KH-PB-93	16.96	0.001	32	1	15	1	4	1	38	35
KH-PB-94	12.66	0.001	38	1	16	1	3	1	27	17
KH-PB-95	19.13	0.001	30	1219	61	22	446	13	42	20
KH-PB-96	0.73	0.002	127	1	19	3	1	1	26	22



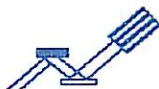
Sample	SiO ₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	MgO	TiO ₂	MnO	P ₂ O ₅
	%	%	%	%	%	%	%	%	%	%
KH-PB-70	42.12	12.57	11.97	13.52	2.54	1.42	0.91	1.877	0.378	1.594
KH-PB-72	91.43	2.32	2.56	1.21	0.15	0.28	0.05	0.076	0.046	0.049
KH-PB-73	46.30	14.49	16.49	4.35	3.01	0.10	4.84	2.989	0.325	0.431
KH-PB-74	47.72	12.76	13.72	5.08	2.88	0.27	5.75	1.280	0.199	0.145
KH-PB-75	2.95	0.41	16.34	41.94	0.01	0.12	0.78	0.153	1.631	0.056
KH-PB-77	65.69	18.88	7.25	0.59	0.01	0.01	0.02	0.916	0.033	0.101
KH-PB-78	49.66	0.26	35.53	4.88	0.01	0.03	0.40	0.024	0.261	0.019
KH-PB-79	22.48	0.56	5.82	27.46	0.01	0.18	10.49	0.158	0.458	0.253
KH-PB-80	93.50	0.70	3.81	0.32	0.02	0.01	0.03	0.009	0.236	0.035
KH-PB-81	69.96	0.36	3.82	11.49	0.02	0.05	2.70	0.761	0.172	0.017
KH-PB-82	39.85	6.92	41.35	0.42	0.04	1.87	0.51	0.754	0.007	0.147
KH-PB-83	2.37	0.65	80.81	1.76	0.01	0.08	0.32	0.039	0.079	0.098
KH-PB-84	73.05	14.70	2.99	0.13	0.04	3.35	0.88	0.588	0.007	0.051
KH-PB-85	76.27	12.93	1.94	0.13	0.01	4.01	0.88	0.496	0.006	0.063
KH-PB-86	72.04	14.92	2.46	0.24	0.01	4.71	1.18	0.623	0.026	0.061
KH-PB-89	98.42	0.05	1.28	0.12	0.01	0.01	0.01	0.011	0.007	0.033
KH-PB-90	8.57	0.22	3.59	31.57	0.01	0.11	15.61	0.142	0.278	0.036
KH-PB-91	0.12	0.02	0.78	54.82	0.01	0.02	0.71	0.121	0.102	0.020
KH-PB-92	92.16	0.02	1.72	3.59	0.02	0.02	0.09	0.007	0.042	0.012
KH-PB-93	55.03	0.19	3.18	18.50	0.01	0.06	5.31	0.131	0.116	0.032
KH-PB-94	64.75	0.05	2.46	15.68	0.01	0.03	3.64	0.124	0.068	0.050
KH-PB-95	39.64	10.53	6.56	22.33	0.01	0.10	0.80	0.334	0.264	0.029
KH-PB-96	94.09	1.01	2.54	0.75	0.06	0.16	0.04	0.027	0.039	0.011



Sample	L.O.I	SO3	Cl	Cr	V	Co	Ni	Cu	Zn	As
	%	%	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm	ppm
KH-MO-1	1.12	0.071	28	102	166	10	39	35	139	52
KH-MO-3	11.54	0.021	52	62	105	25	49	3	24	36
KH-MO-4	2.39	0.038	29	73	128	6	38	72	98	46
KH-PB-1	0.76	0.013	214	41	52	3	9	2	57	59
KH-PB-2	0.81	0.013	58	9	13	1	6	21	4	75
KH-PB-8	43.14	0.015	233	2	14	16	34	2	406	23
KH-PB-9	35.69	0.177	566	2	14	24	21	1140	3700	59
KH-PB-10	43.40	0.055	129	1	22	1	22	2	4676	15
KH-PB-12	44.31	0.024	78	1	22	17	28	128	716	5
KH-PB-15	44.18	0.015	214	1	18	1	29	2	269	34
KH-PB-17	40.07	0.020	103	1	21	12	28	3	15	3
KH-PB-18	12.17	0.124	417	1	25	1	9	2	248	50
KH-PB-19	44.89	0.023	176	5	19	1	23	3	125	2
KH-PB-20	13.28	0.021	6	13	22	1	57	35	6	60
KH-PB-22	1.18	0.013	60	15	28	1	5	54	3	73
KH-PB-24	26.57	0.008	29	17	52	4	42	2	58	5
KH-PB-25	8.05	0.141	18	29	54	13	61	2	300	423
KH-PB-26	6.07	0.020	7	2	28	1	10	7	274	58
KH-PB-28	0.35	0.014	20	26	54	1	2	21	2	17
KH-PB-29	12.27	0.019	2	535	385	97	279	795	82	208
KH-PB-30	8.46	0.011	58	331	428	56	90	29	162	65
KH-PB-31	0.40	0.015	168	14	17	1	8	60	35	58
KH-PB-32	36.05	0.044	135	1	18	9	16	3	374	3
KH-PB-33	43.22	0.025	159	5	23	7	69	2	135	87
KH-PB-34	40.16	0.069	1087	1	15	7	19	2	4	9
KH-PB-35	41.73	0.009	1343	1	17	23	10	2	3	36
KH-PB-36	8.54	0.117	43	29	25	2	19	2	64	318
KH-PB-37	5.26	0.022	20	3453	168	14	72	166	151	68
KH-PB-42	0.46	0.013	237	9	15	1	5	11	2	86
KH-PB-45	34.13	0.129	73	1	20	1	35	2	64	11
KH-PB-47	13.13	0.029	12	1949	248	57	167	51	46	68
KH-PB-48	10.63	0.078	77	1463	203	56	188	185	443	85
KH-PB-49	3.92	1.875	112	9	31	84	71	4062	63	380
KH-PB-51	8.33	0.016	18	8	50	1	103	2	3	3
KH-PB-54	1.62	0.032	390	8	28	1	8	666	2	76
KH-PB-55	36.37	0.410	380	12	38	7	39	164	5	51
KH-PB-57	23.51	1.422	327	1	98	63	97	2	2	49
KH-PB-59	1.22	0.021	111	7	11	1	7	39	4	72
KH-PB-60	41.31	0.030	187	1	17	1	18	3	8	28
KH-PB-61	5.18	0.012	17	3	17	1	9	5	97	60
KH-PB-62	38.52	0.018	93	2	17	1	8	2	50	76
KH-PB-63	9.06	0.032	55	4	21	1	13	3	54	60
KH-PB-65	0.83	0.017	62	3	20	1	4	27	3	73
KH-PB-66	13.65	3.534	163	2	18	9	84	3	539	688
KH-PB-67	43.43	0.038	86	1	19	1	19	2	46	99
KH-PB-68	4.47	0.001	89	1	22	5	9	2	25	14
KH-PB-69	3.53	0.003	49	2	23	2	24	2	32	45



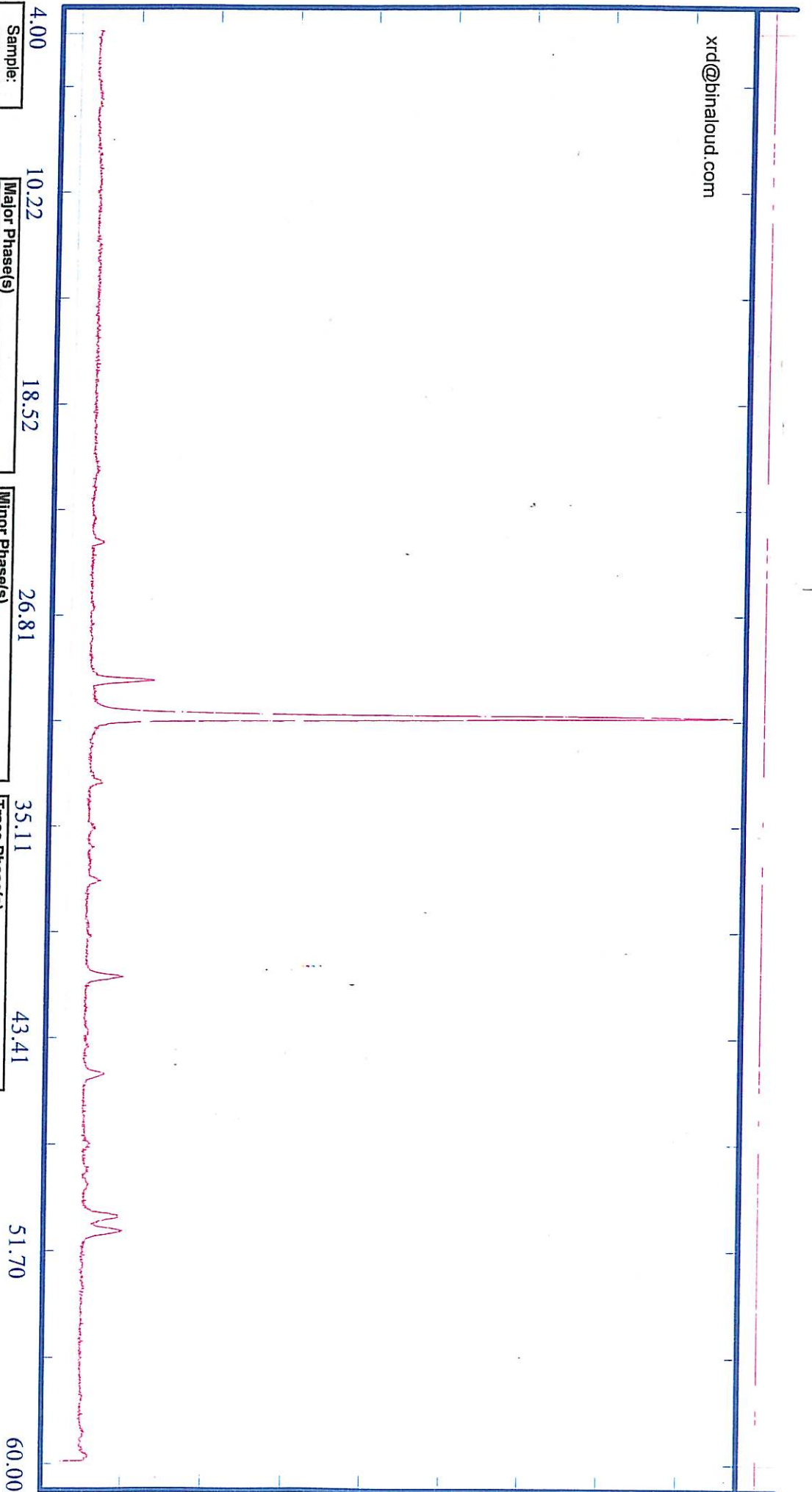
Sample	Rb ppm	Sr ppm	Y ppm	Nb ppm	Mo ppm	Sb ppm	Ba ppm	Hf ppm	W ppm	Pb ppm
KH-PB-70	55	469	19	28	< 1	1	341	4	< 1	3
KH-PB-72	15	18	8	0	< 1	1	46	3	1	5
KH-PB-73	9	252	16	19	< 1	2	214	2	2	3
KH-PB-74	16	258	13	9	< 1	1	313	2	< 1	4
KH-PB-75	6	42	8	5	< 1	1	37	1	< 1	9
KH-PB-77	6	68	16	22	< 1	3	67	6	< 1	16
KH-PB-78	5	23	7	5	< 1	4	461	5	< 1	292
KH-PB-79	9	66	9	6	< 1	2	35	3	< 1	2
KH-PB-80	7	14	10	4	< 1	1	7	4	6	5
KH-PB-81	7	150	8	5	< 1	1	19354	5	< 1	3
KH-PB-82	44	540	12	5	< 1	5	2547	4	4	136
KH-PB-83	3	10	6	8	< 1	1	7	5	< 1	28
KH-PB-84	94	124	21	7	< 1	1	574	4	3	267
KH-PB-85	112	118	22	12	< 1	1	704	5	< 1	90
KH-PB-86	130	167	25	14	< 1	1	567	6	< 1	77
KH-PB-89	9	12	7	2	< 1	2	21	3	1	2
KH-PB-90	7	49	8	2	< 1	1	2	5	2	5
KH-PB-91	7	834	7	5	< 1	1	116	8	< 1	2
KH-PB-92	5	11	7	2	< 1	1	23	3	< 1	4
KH-PB-93	6	41	7	5	< 1	1	122	2	< 1	14
KH-PB-94	7	22	7	2	< 1	2	9	4	5	3
KH-PB-95	7	47	9	5	< 1	1	63	3	< 1	8
KH-PB-96	8	19	8	1	< 1	1	61	4	< 1	12



Sample	Th ppm	U ppm	Zr ppm
KH-PB-70	8	2	208
KH-PB-72	3	1	17
KH-PB-73	4	4	208
KH-PB-74	4	3	99
KH-PB-75	6	5	10
KH-PB-77	14	12	142
KH-PB-78	5	2	5
KH-PB-79	7	6	10
KH-PB-80	4	2	8
KH-PB-81	5	1	13
KH-PB-82	6	1	138
KH-PB-83	2	3	8
KH-PB-84	4	5	186
KH-PB-85	13	5	199
KH-PB-86	9	4	209
KH-PB-89	8	3	9
KH-PB-90	7	4	9
KH-PB-91	7	2	21
KH-PB-92	2	1	7
KH-PB-93	9	3	7
KH-PB-94	1	1	10
KH-PB-95	6	1	14
KH-PB-96	4	3	8

D:\XRD\KHPB8.RAW

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-8

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

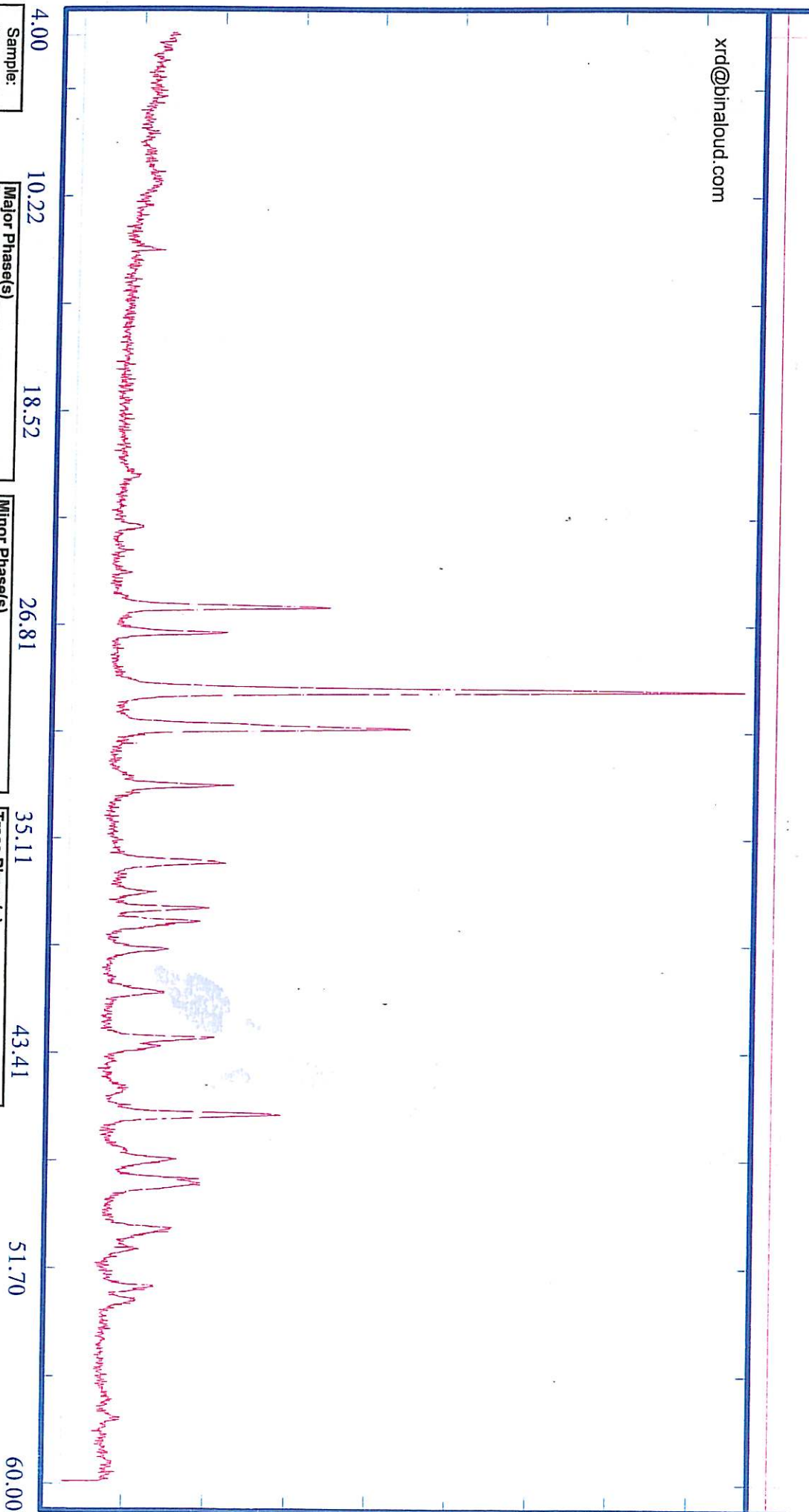
Minor Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Goethite (29-0713)
FeO(OH)

Trace Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

KV = 40
mA = 30
Ka = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-11

Date :
7/6/2004

Major Phases(s)
Aragonite (41-1475)
CaCO3

Calcite (05-0586)
CaCO3

Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

Minor Phases(s)
-

Trace Phases(s)
Chlorite (29-0701)
(Mg,Fe)6(Si,Al)4O10(OH)8

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com

4.00 10.22 18.52 26.81 35.11 43.41 51.70 60.00

Sample:
KH-PB-12

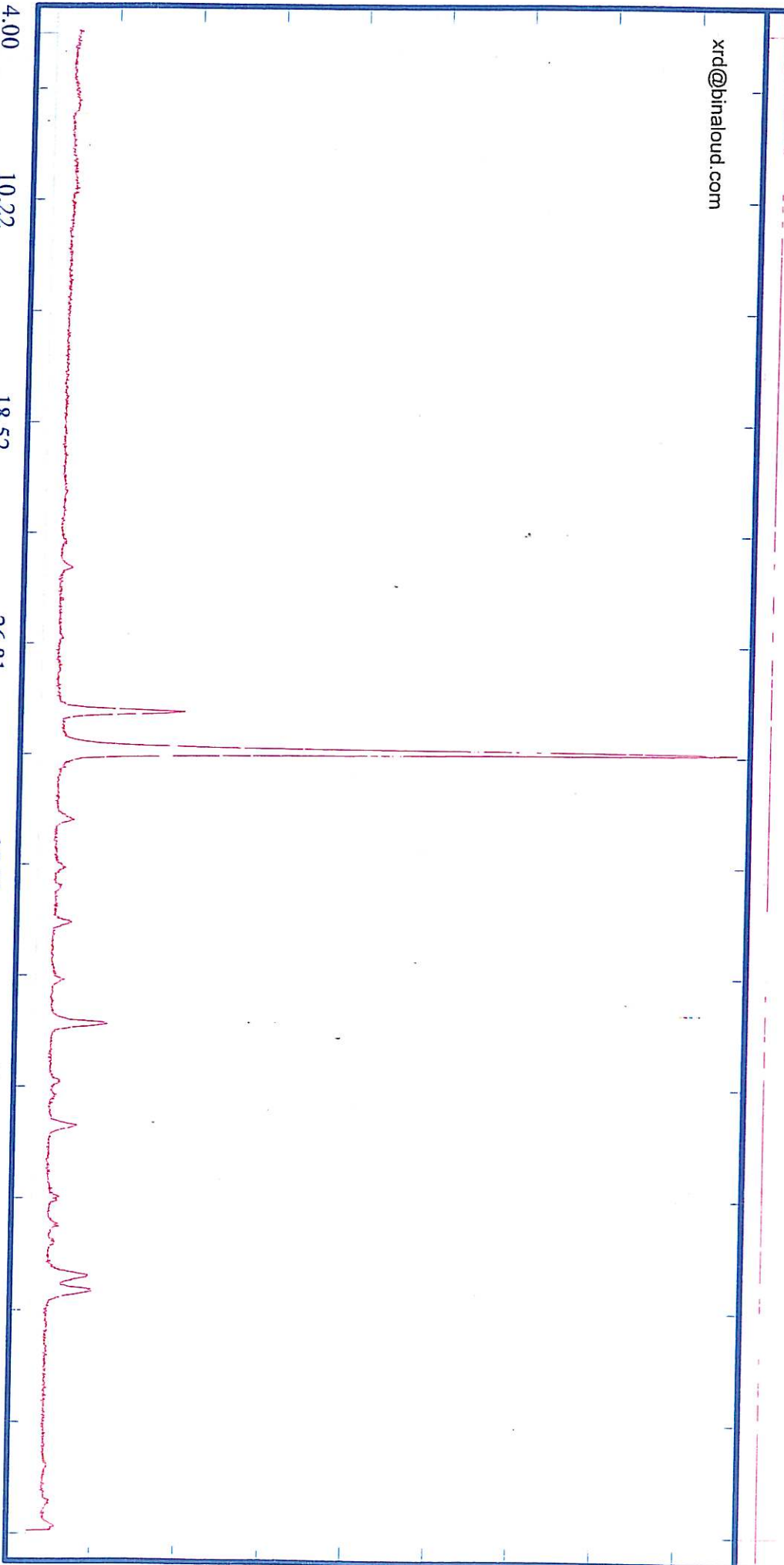
Major Phase(s)
Dolomite (36-0426)
CaMg(CO₃)₂

Minor Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO₃

Trace Phase(s)

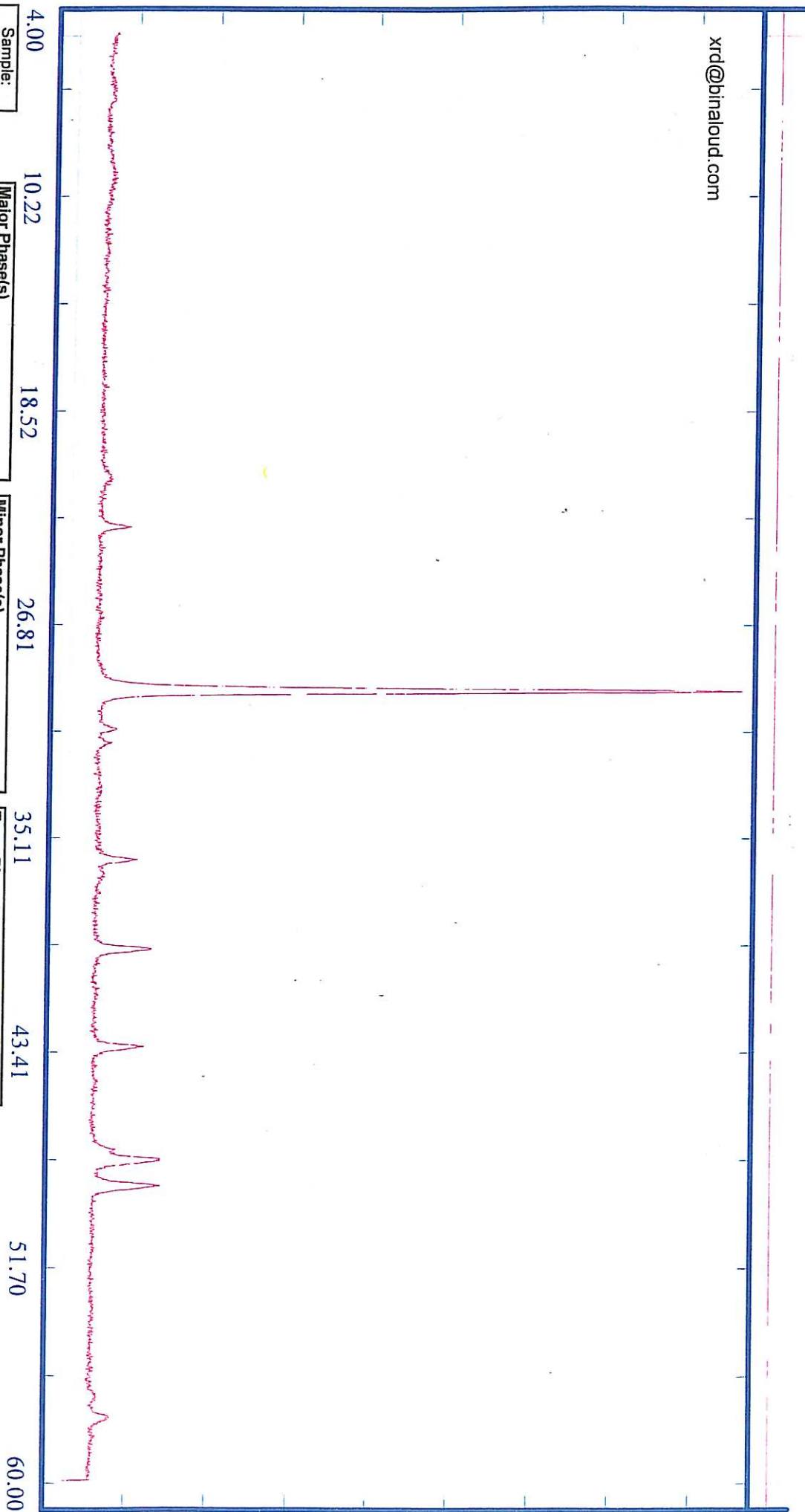
Date :
7/6/2004

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni



D:\XRD\KHPB17.RAW

xrd@biraloud.com



Sample:
KH-PB-17

Major Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Minor Phase(s)
-

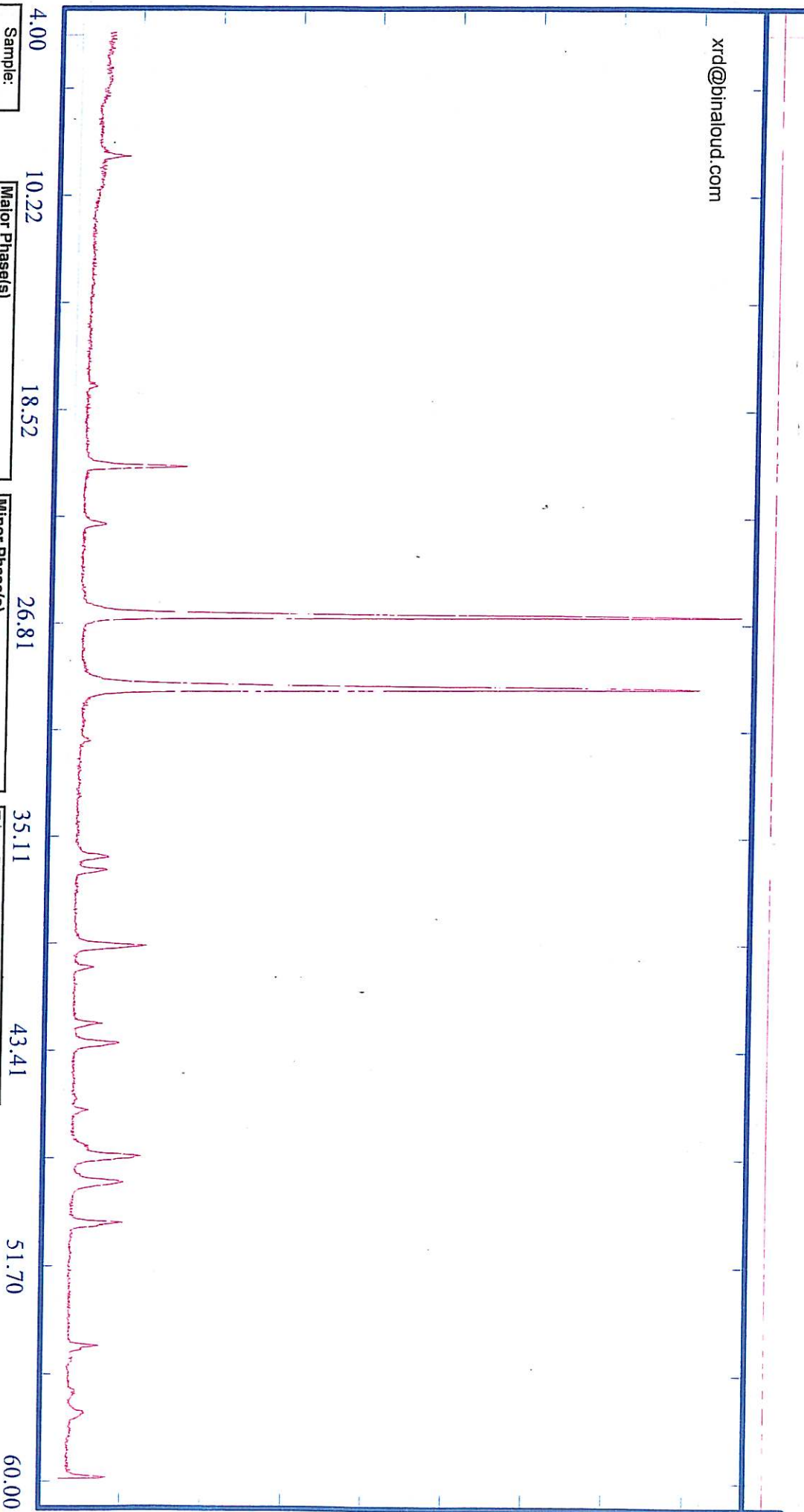
Trace Phase(s)
Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

Date:
7/6/2004

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

D:\XRD\KHPB18.RAW

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-18

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

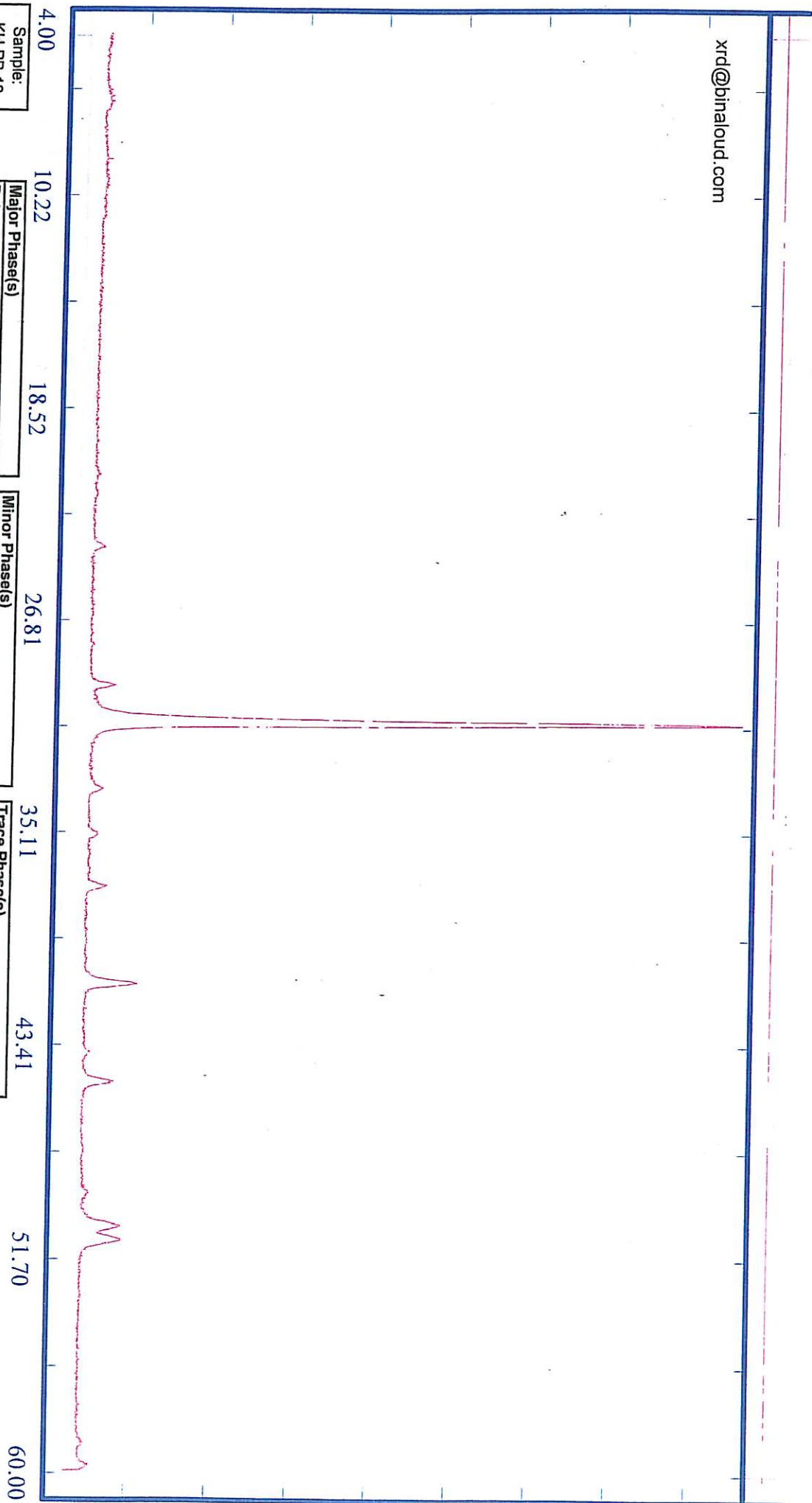
Quartz (33-1161)
SiO2

Minor Phase(s)

Trace Phase(s)
Muscovite (07-0025)
KA12Si3AlO10(OH)2

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-19

Major Phase(s)
Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

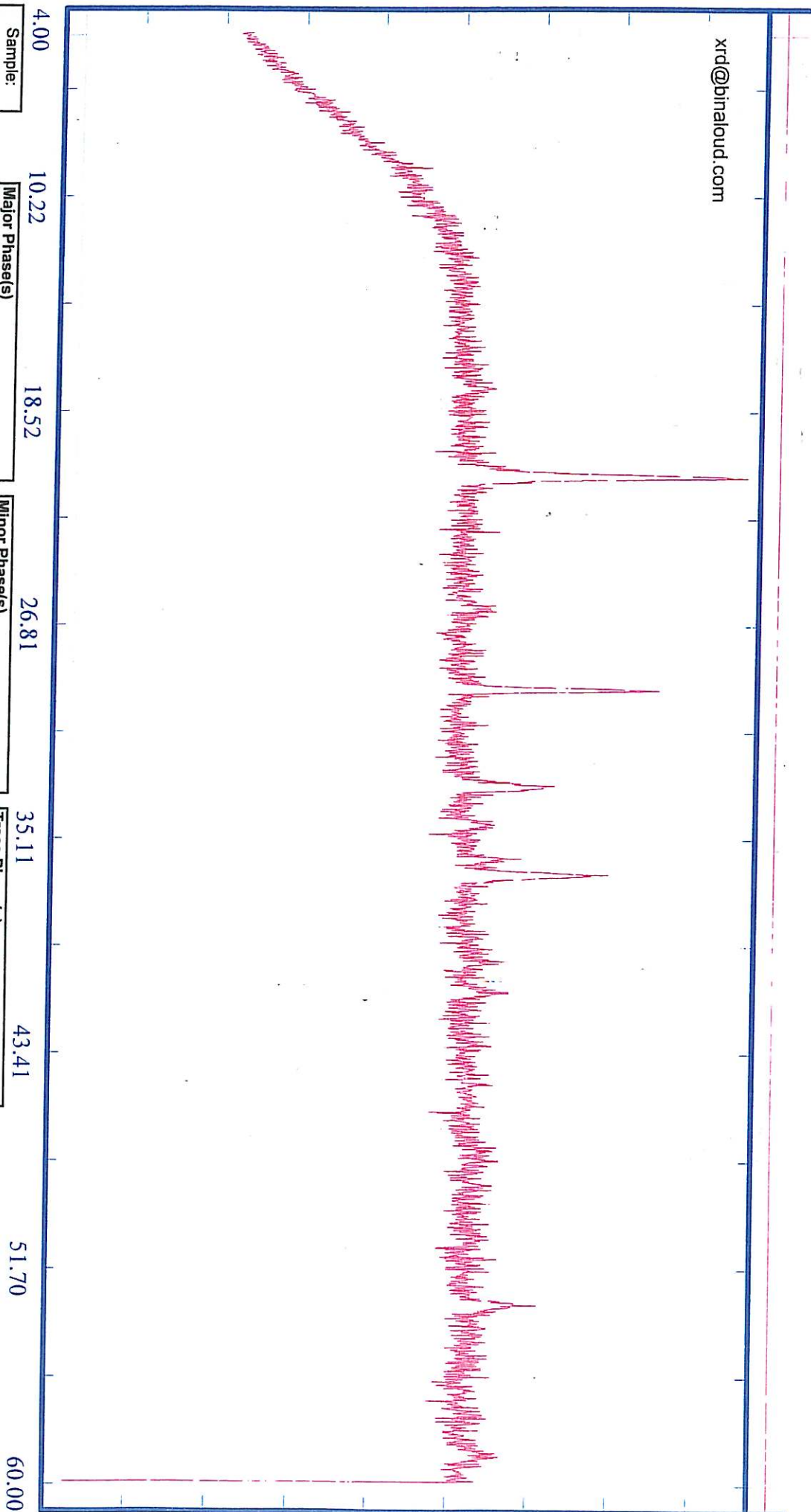
Minor Phase(s)
—

Trace Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Date:
7/6/2004

KV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-20

Major Phase(s)
Goethite (29-0713)
FeO(OH)

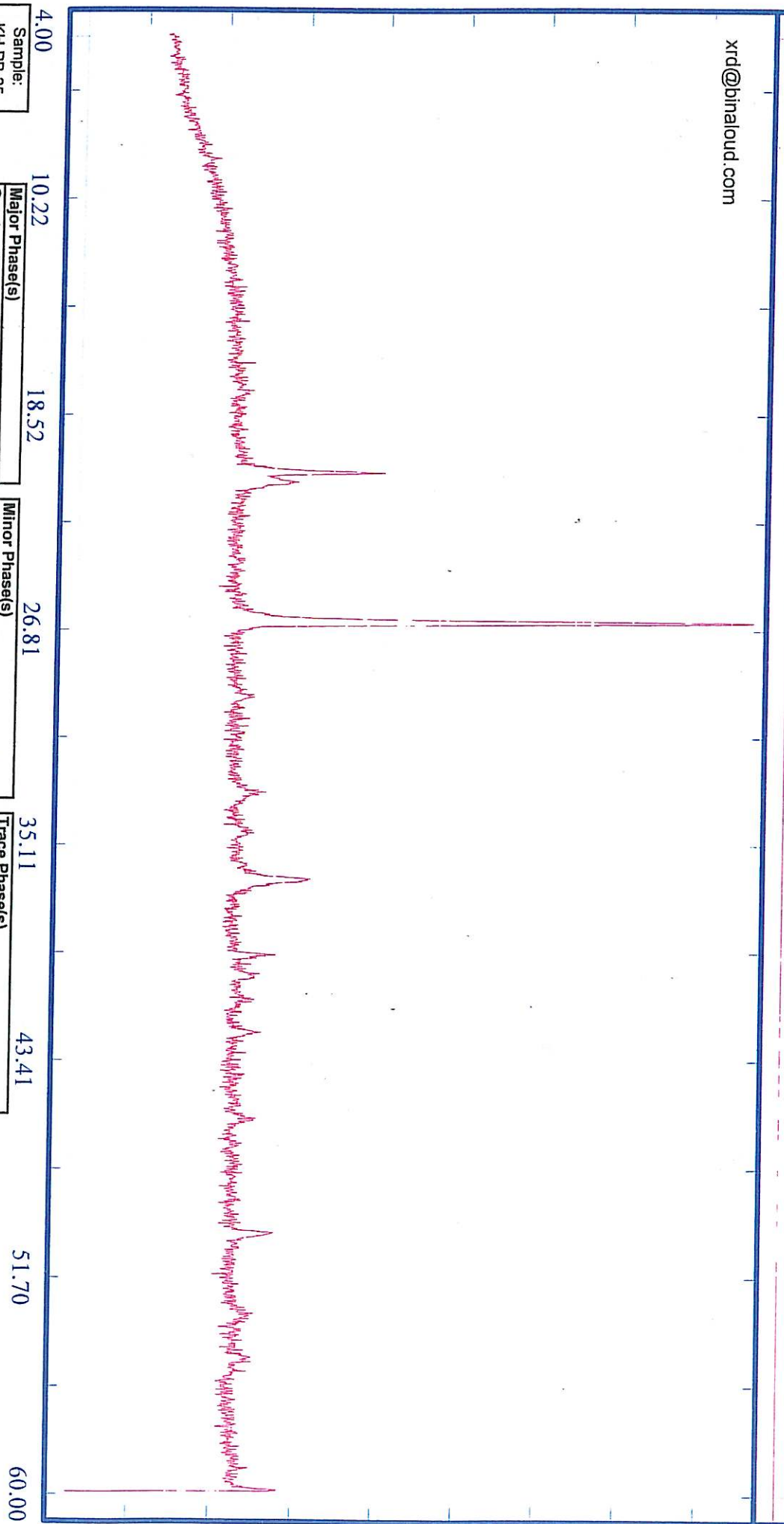
Minor Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Trace Phase(s)
-

Date:
7/6/2004

kV = 40
mA = 30
Ka = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample: KH-PB-25

Date: 7/6/2004

Major Phases(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

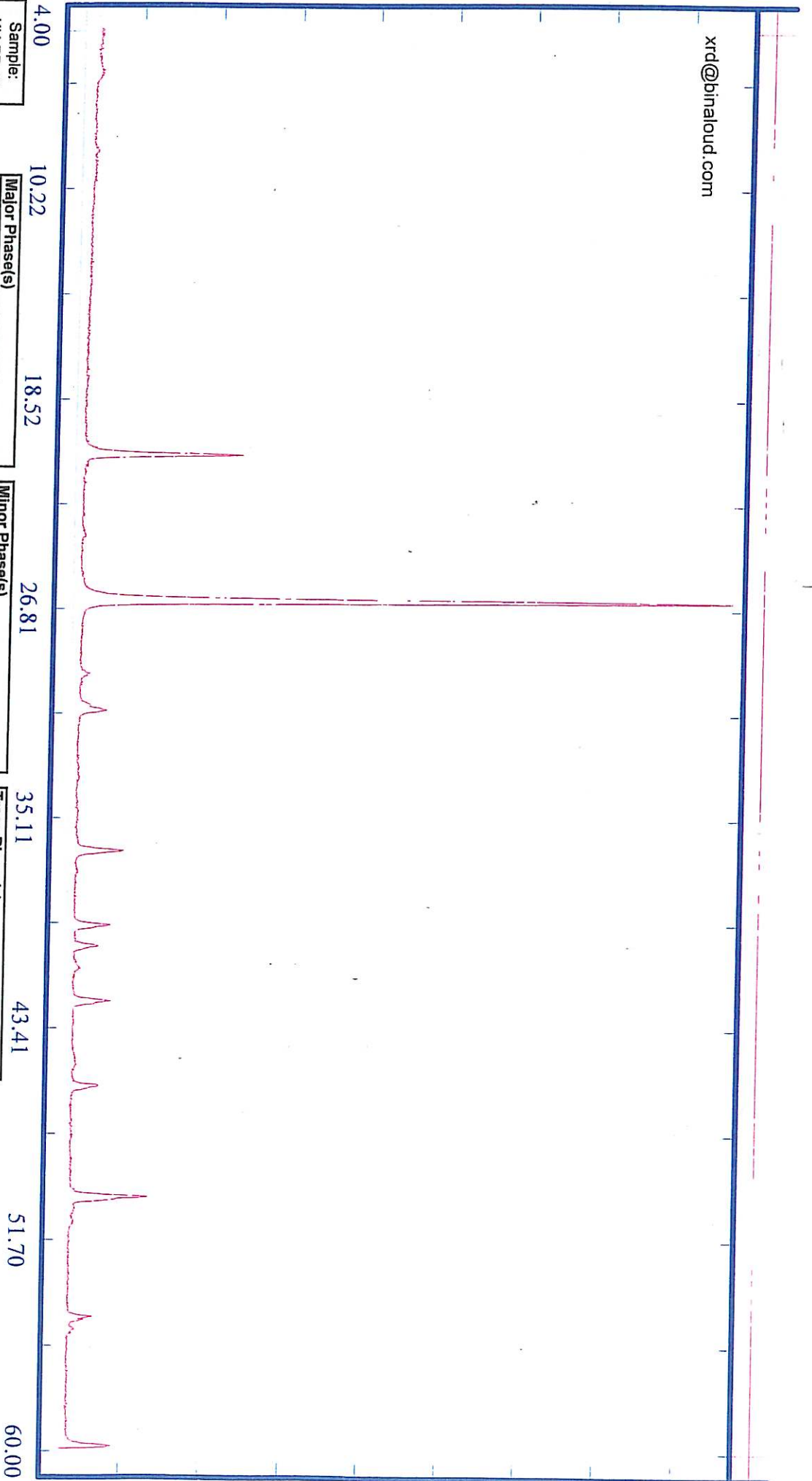
Goethite (29-0713)
FeO(OH)

Minor Phases(s)

Trace Phases(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-26

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

Minor Phase(s)
Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

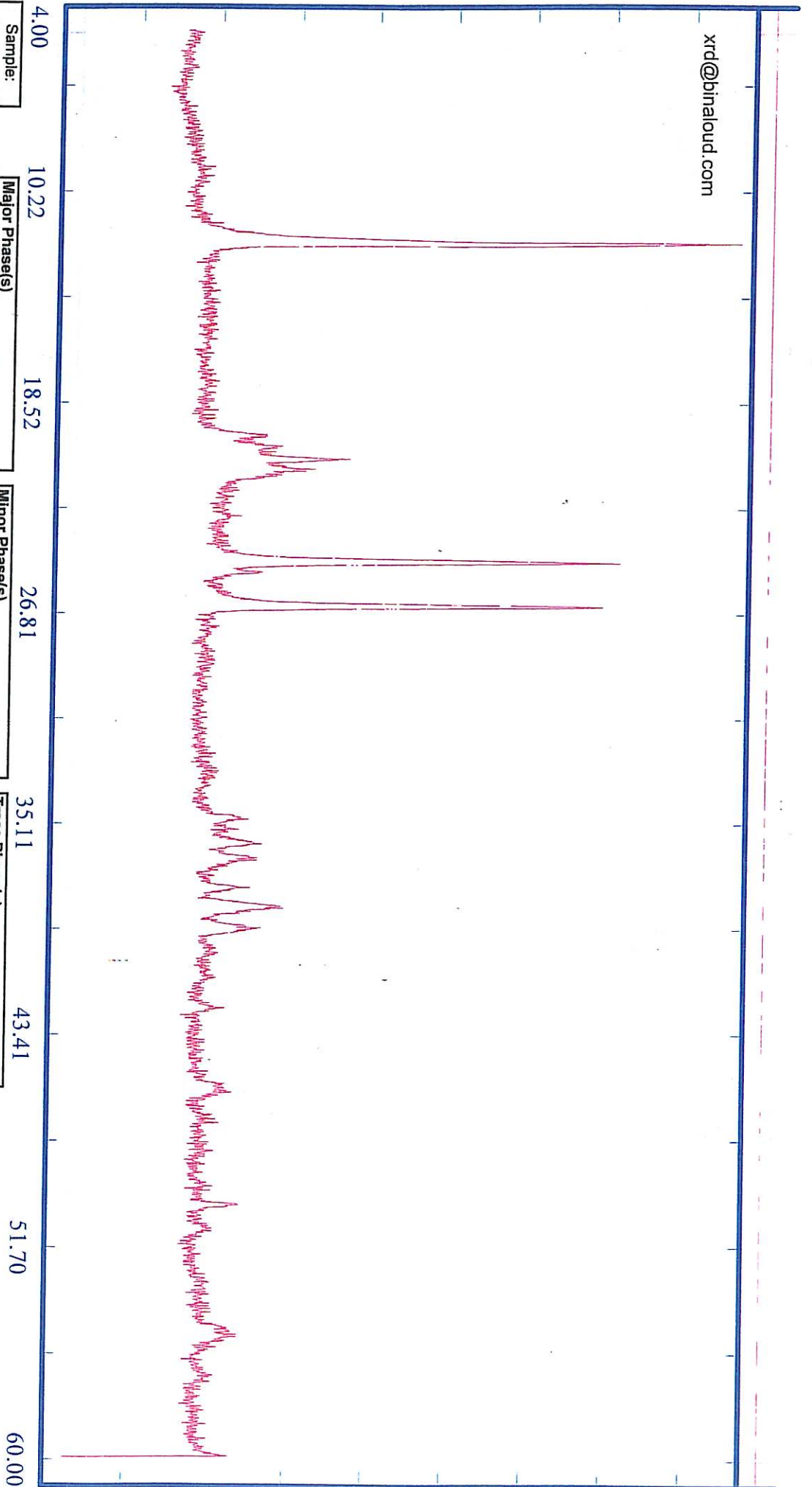
Calcite (05-0586)
CaCO3

Trace Phase(s)
Muscovite (07-0025)
KA12S13AlO10(OH)2

KV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

D:\XRD\KHPB29.RAW

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-29

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Kaolinite (29-1488)
Al₂Si₂O₅(OH)₄

Quartz (33-1161)
SiO₂

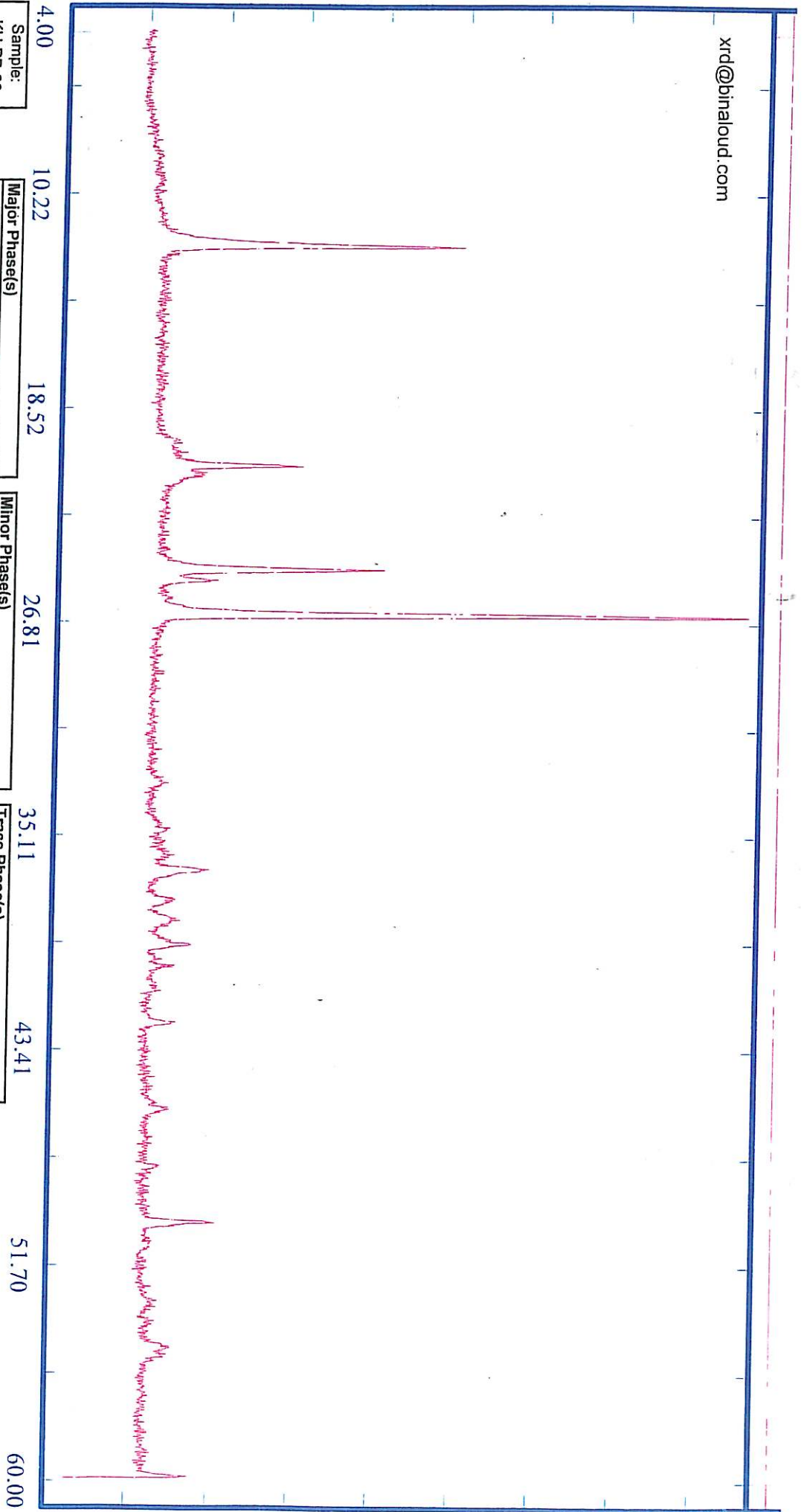
Minor Phase(s)
Goethite (29-0713)
FeO(OH)

Anatase (21-1272)
TiO₂

Trace Phase(s)
-

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-30

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Kaolinite (29-1488)
Al₂Si₂O₅(OH)₄

Quartz (33-1161)
SiO₂

Minor Phase(s)
Goethite (29-0713)
FeO(OH)

Anatase (21-1272)
TiO₂

Trace Phase(s)

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com

4.00 10.22 18.52 26.81 35.11 43.41 51.70 60.00

Sample:
KH-PB-32

Major Phase(s)
Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

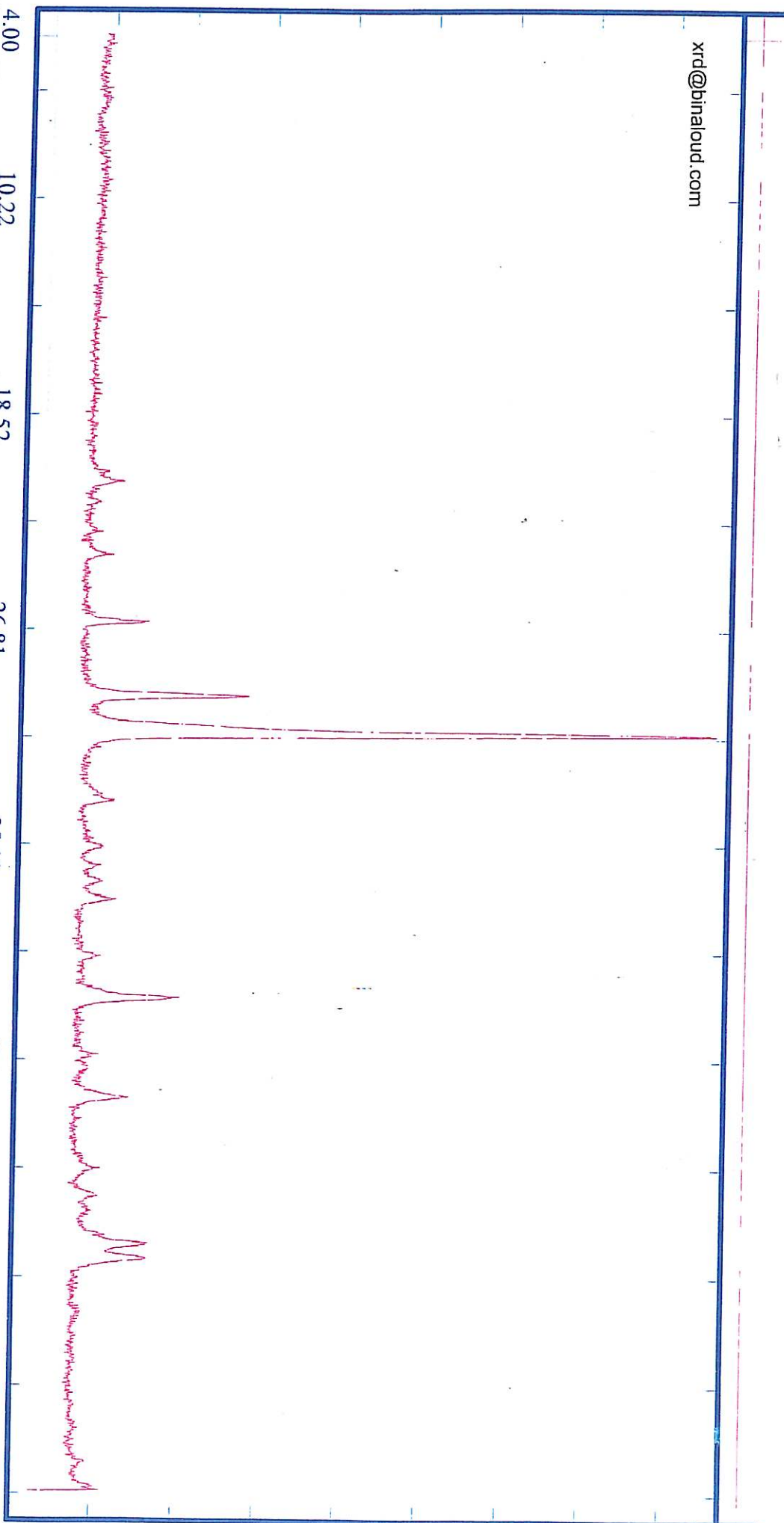
Minor Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Goethite (29-0713)
Fe(OH)

Trace Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

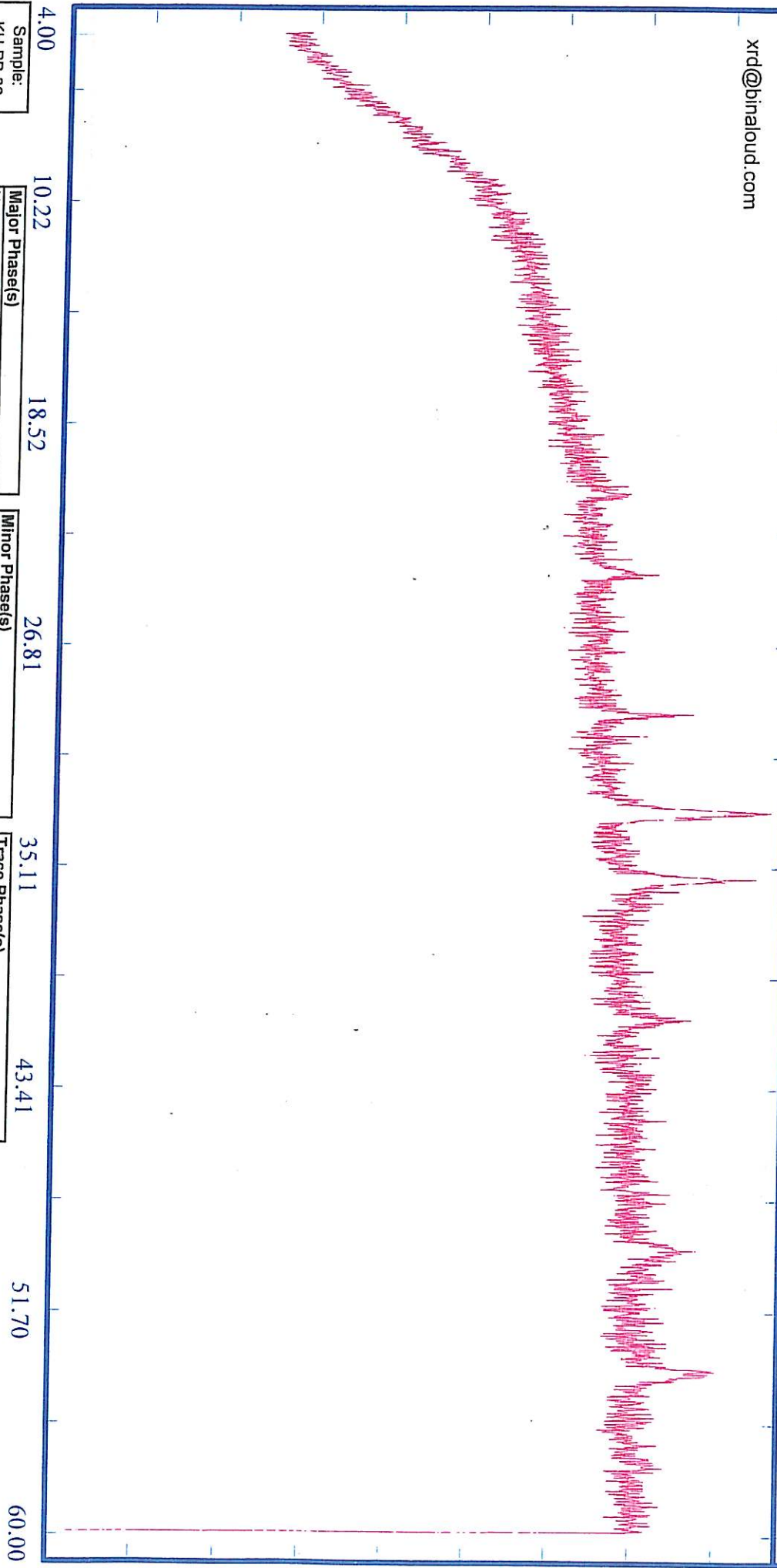
Date:
7/6/2004

kV = 40
mA = 30
Ka = Cu
Fil = Ni



D:\XRD\KHPB36.RAW

xrd@biraloud.com



Sample:
KH-PB-36

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Hematite (33-0664)
Fe2O3

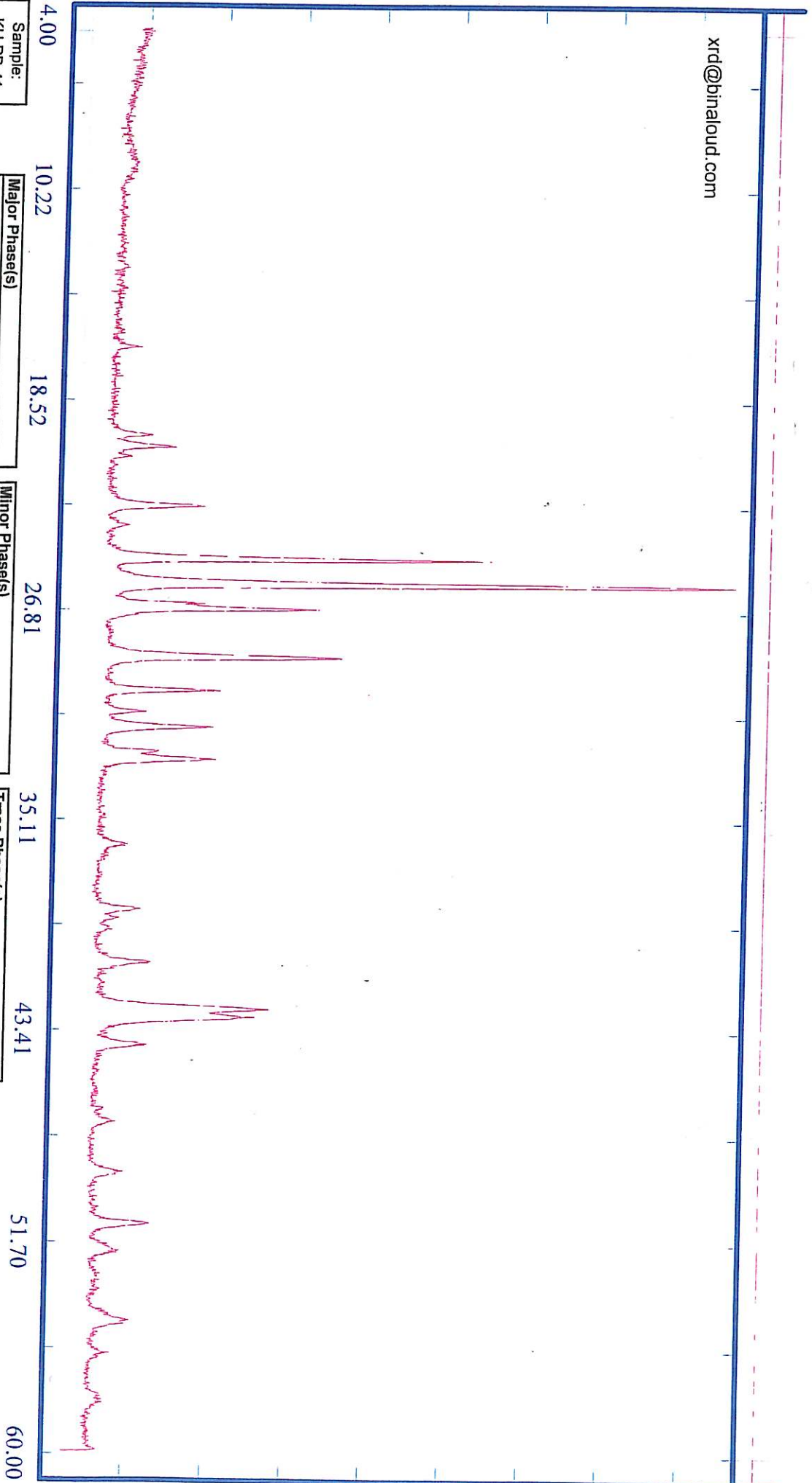
Minor Phase(s)
Calcite (05-0589)
CaCO3

Goethite (29-0713)
FeO(OH)

Trace Phase(s)

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KHPB-41

Major Phases(s)
Barite (24-1035)
BaSO4

Minor Phases(s)
Galena (05-0592)
Pbs

Trace Phases(s)
Smithsonite (08-0449)
ZnCO3

Date :
7/6/2004

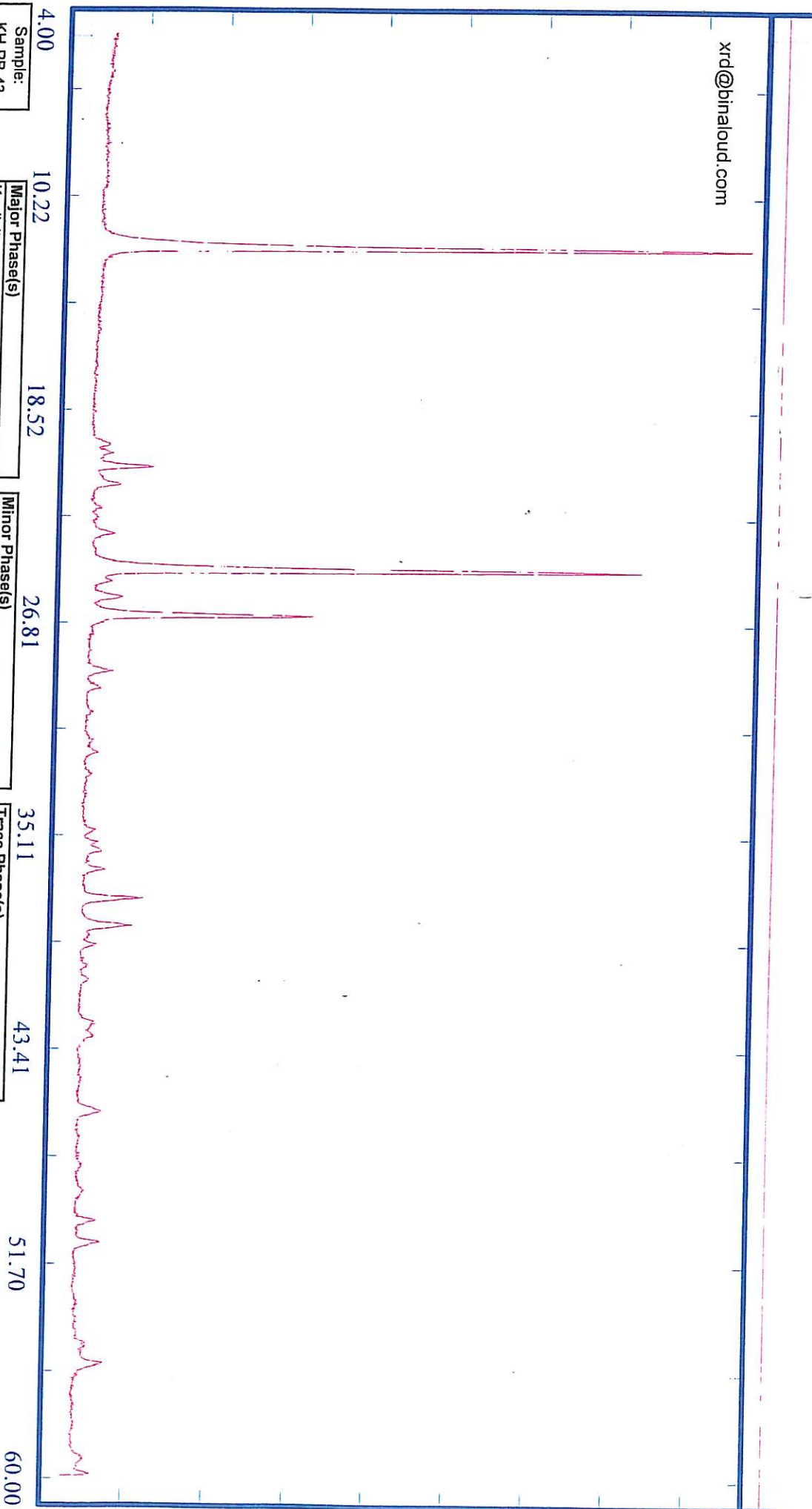
Quartz (33-1161)
SiO2

Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

kV = 40
mA = 30
Ka = Cu
Fil. = Ni

D:\XRD\KHPB43.RAW

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-43

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Kaolinite (29-1488)
Al₂Si₂O₅(OH)₄

Quartz (33-1161)
SiO₂

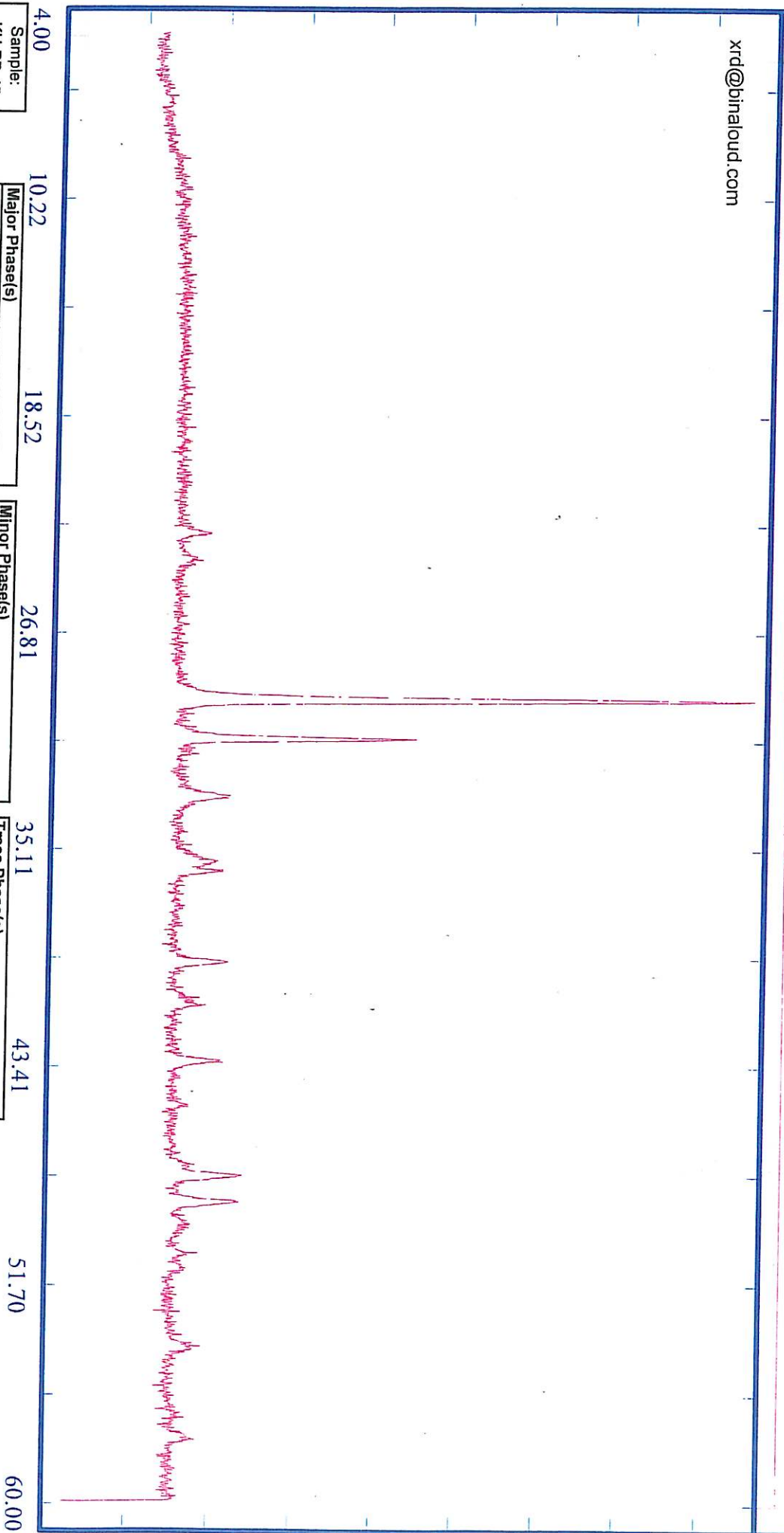
Minor Phase(s)

Trace Phase(s)
Anatase (21-1272)
TiO₂

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

D:\XRD\KHPB45.RAW

xrd@biraloud.com



Sample: KH-PB-45

Major Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Minor Phase(s)
Hematite (33-0664)
Fe2O3

Dolomite (36-0426)
CaMg(CO3)2

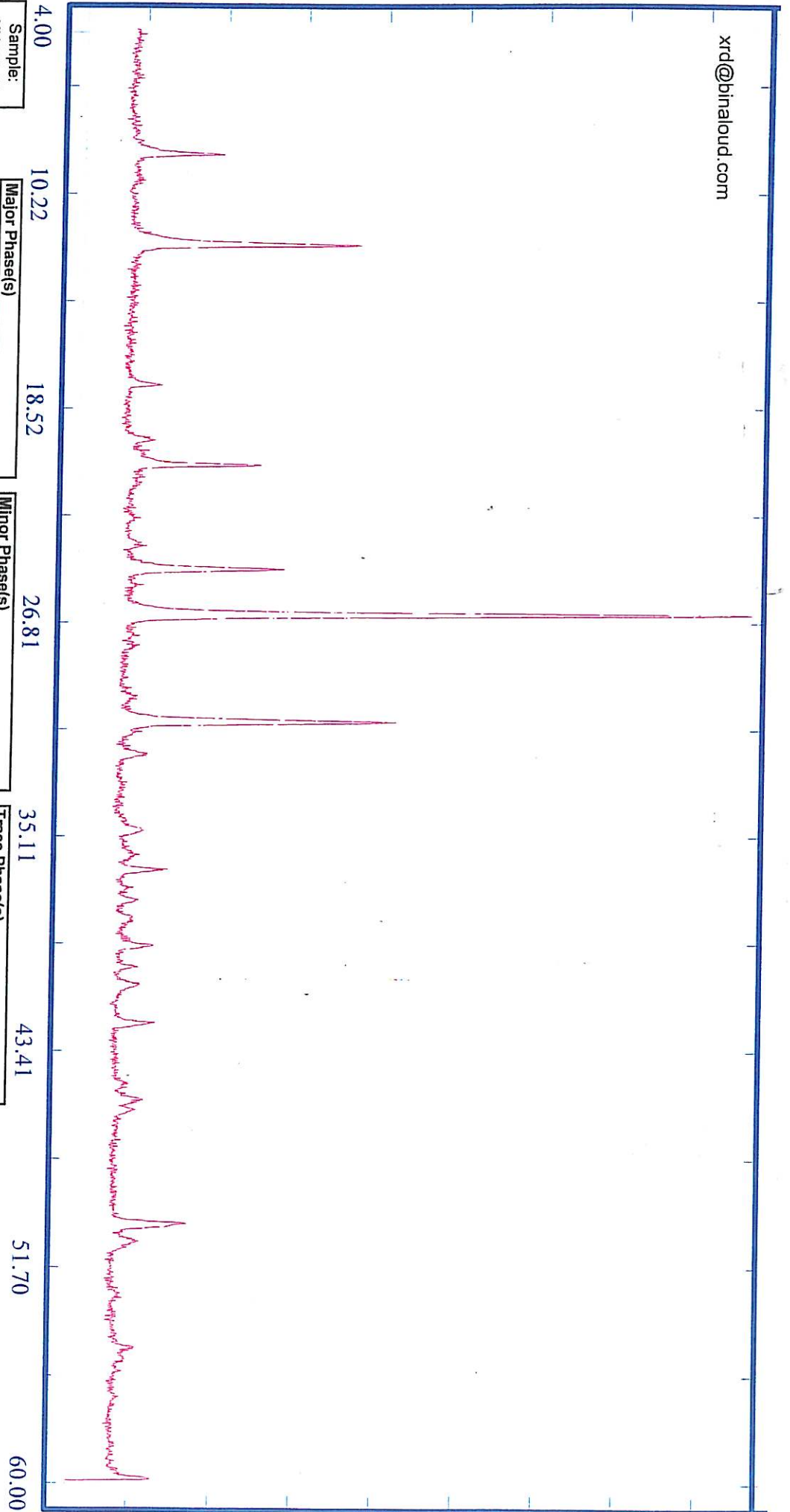
Date: 7/6/2004

Trace Phase(s)

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

D:\XRD\KHPB47.RAW

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-47

Date :
7/6/2004

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

Major Phase(s)
Kaolinite (29-1488)
Al₂Si₂O₅(OH)₄

Quartz (33-1161)
SiO₂

Ankerite (41-0586)
Ca(Fe,Mg)(CO₃)₂

Minor Phase(s)
Illite (26-0911)
(K,H₃O)Al₂Si₃AlO₁₀(OH)₂

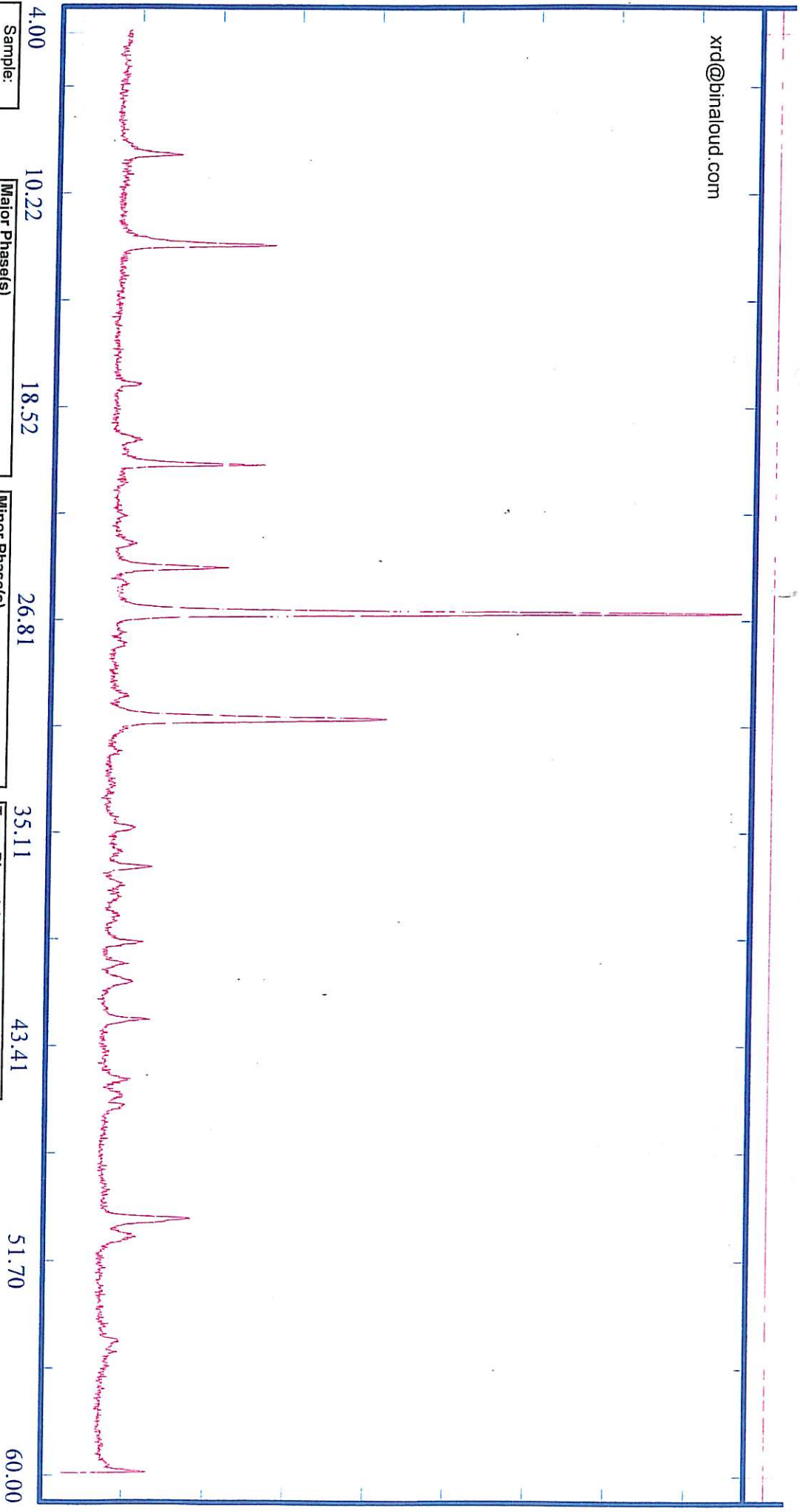
Trace Phase(s)

51.70

60.00

D:\XRD\KHPB48.RAW

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-48

Date :
7/6/2004

Major Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

Minor Phase(s)
Illite (26-0911)
(K,H3O)Al2Si3AlO10(OH)2

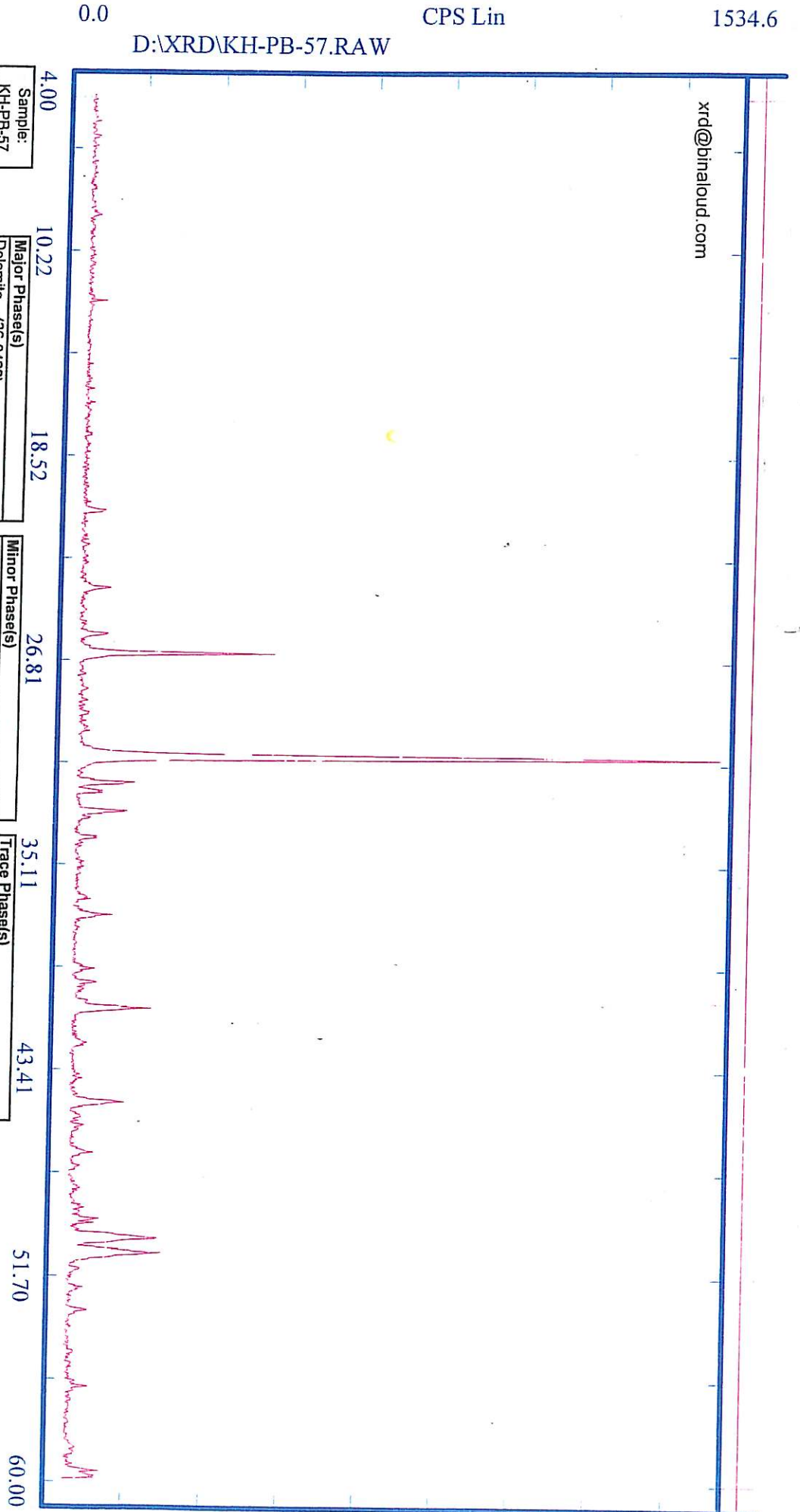
Trace Phase(s)
-

Ankerite (41-0586)
Ca(Fe,Mg)(CO3)2

KV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

Kaolinite (29-1489)
Al2Si2O5(OH)4

xrd@binaloud.com



4.00

Sample: KH-PB-57

Date: 5/7/2004

10.22

18.52

Major Phase(s)

Dolomite (36-0426)

CaMg(CO3)2

Fluorapatite (15-0876)

Ca5(PO4)3F

26.81

Minor Phase(s)

Quartz (33-1161)

SiO2

35.11

43.41

Trace Phase(s)

Chlorite (29-0701)

(Mg,Fe)6(Si,Al)4O10(OH)8

Muscovite (07-0025)

KAl2Si3AlO10(OH)2

kV = 40

mA = 30

Ka. = Cu

Fil. = Ni

51.70

60.00

D:\XRD\KHPB70.RAW

xrd@binaloud.com

4.00 10.22 18.52 26.81 35.11 43.41 51.70 60.00

Sample:
KH-PB-70

Date :
12/6/2004

KV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

Major Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

Albite (09-0466)
NaAlSi3O8

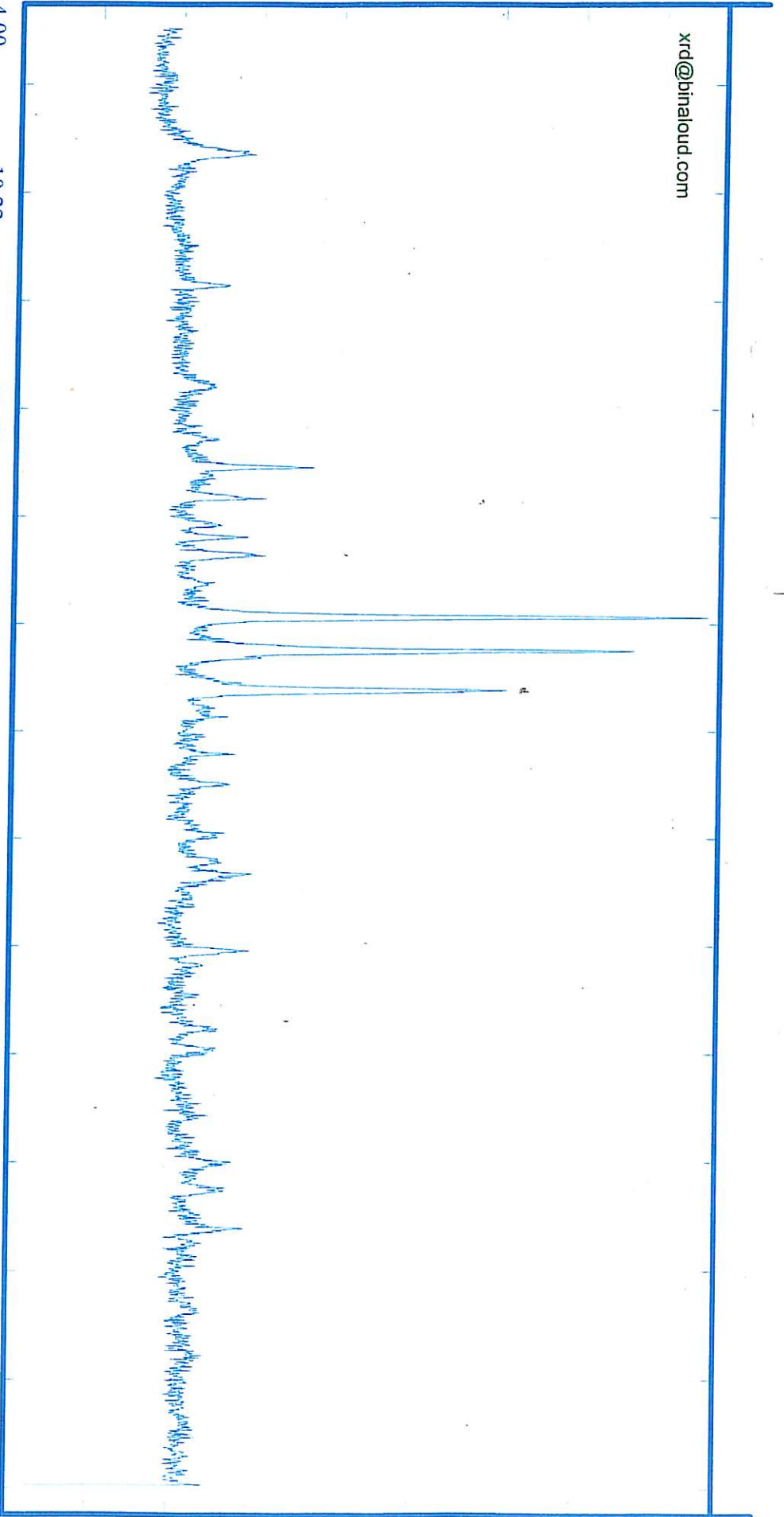
Calcite (05-0586)
CaCO3

Jillite (26-0911)
(K,H3O)Al2Si3AlO10(OH)2

Minor Phase(s)
Goethite (29-0713)
FeO(OH)

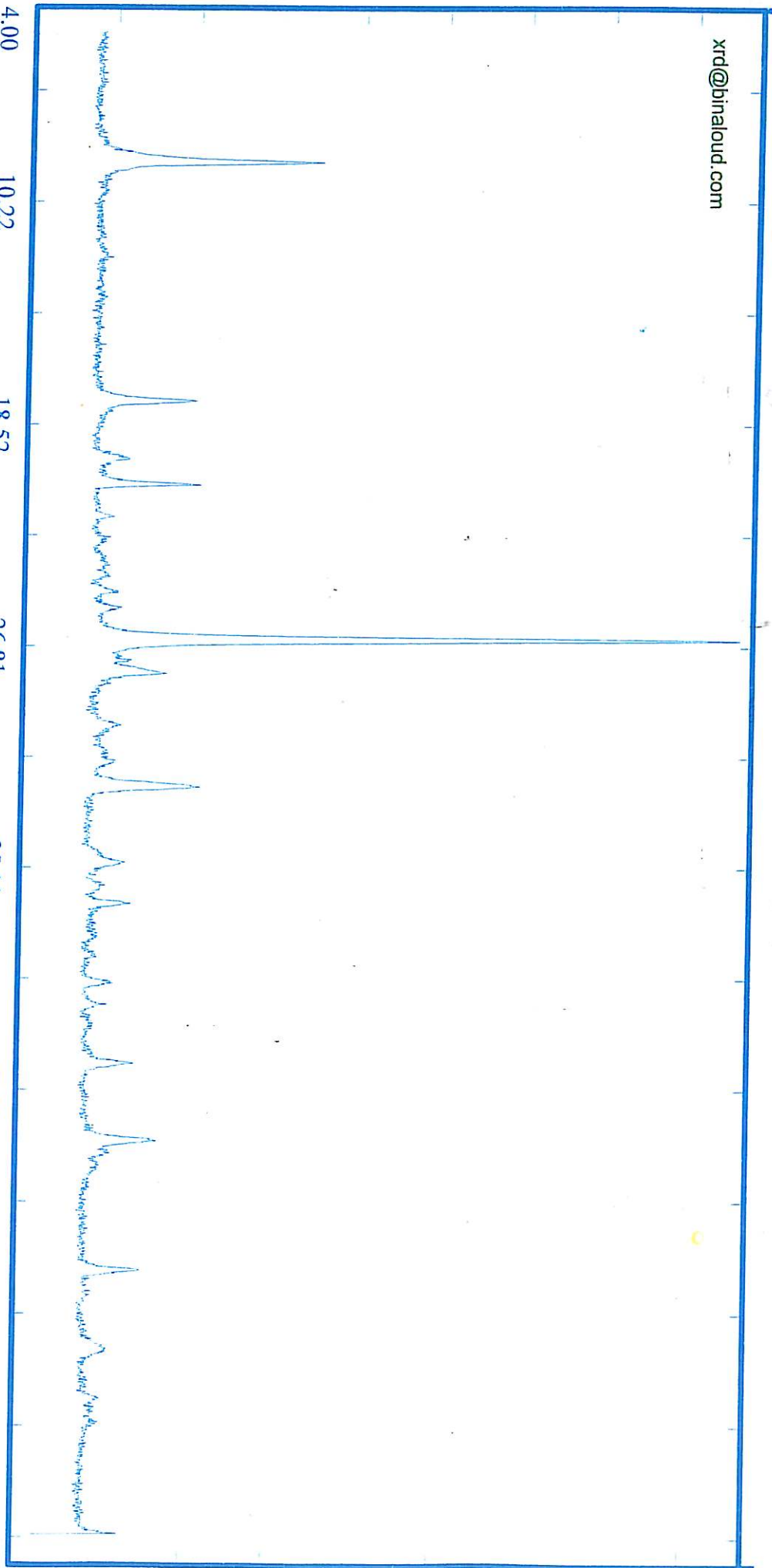
Chlorite (29-0701)
(Mg,Fe)6(Si,Al)4O10(OH)8

Trace Phase(s)



D:\XRD\KHPB71.RAW

xrd@binaloud.com



4.00
 Sample:
 KH-PB-71

Date :
 12/6/2004

10.22
Major Phase(s)
 Quartz (33-1161)
 SiO2

Muscovite (07-0025)
 KA12Si3AlO10(OH)2

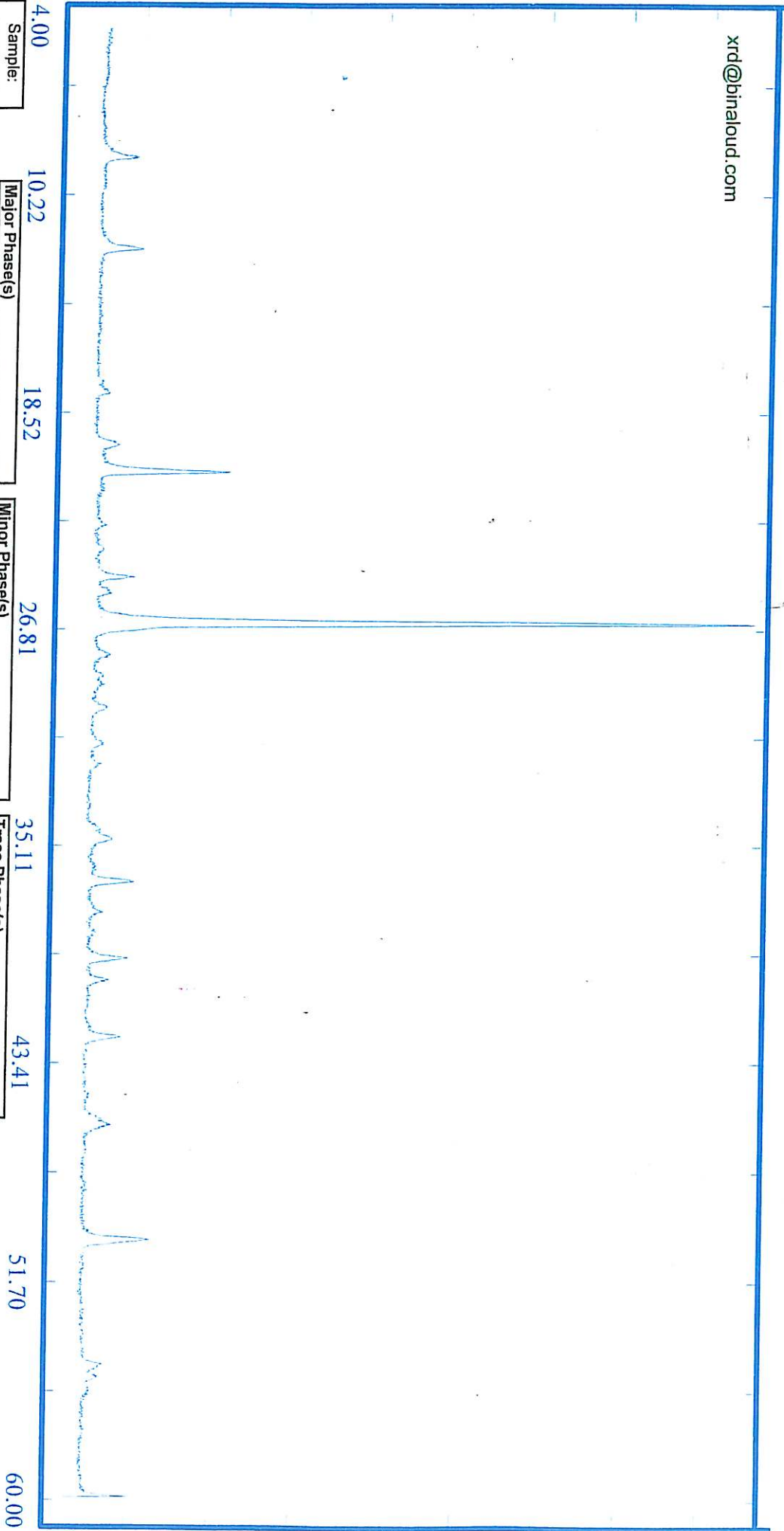
18.52
Minor Phase(s)
 Albite (09-0466)
 NaAlSi3O8

26.81
Trace Phase(s)
 Kaolinite (29-1488)
 Al2Si2O5(OH)4

35.11
 43.41
 51.70
 60.00

KV = 40
 mA = 30
 Ka. = Cu
 Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



4.00
 Sample: KH-PB-84

Date: 12/6/2004

10.22
 Major Phase(s)
 Quartz (33-1161)
 SiO2

18.52
 Minor Phase(s)
 Kaolinite (29-1488)
 Al2Si2O5(OH)4

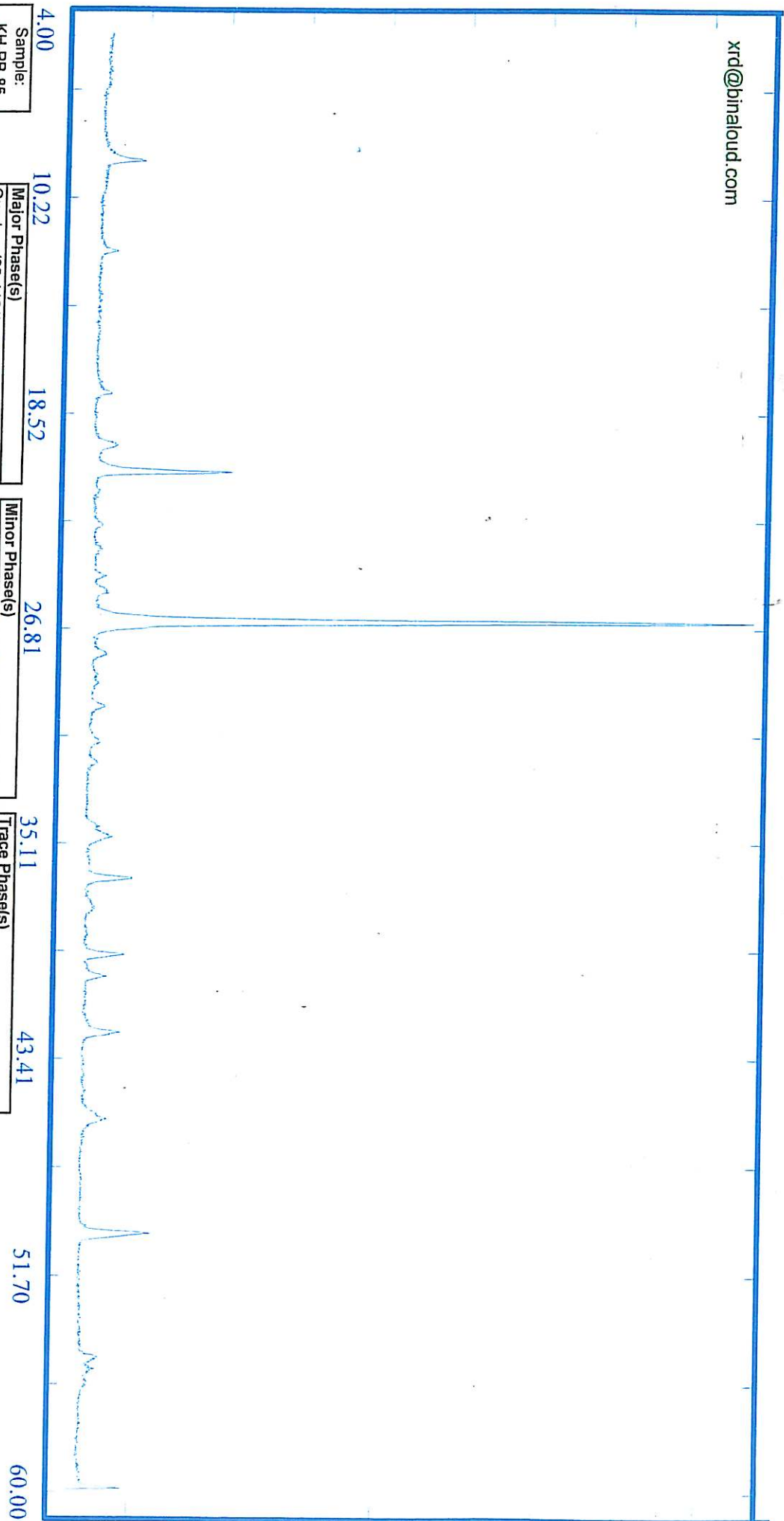
26.81
 Muscovite (07-0025)
 KA12S13AlO10(OH)2

35.11
 Trace Phase(s)
 Albite (09-0466)
 NaAlSi3O8

43.41
 51.70
 60.00

kV = 40
 mA = 30
 Ka. = Cu
 Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-85

Date :
12/6/2004

Major Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

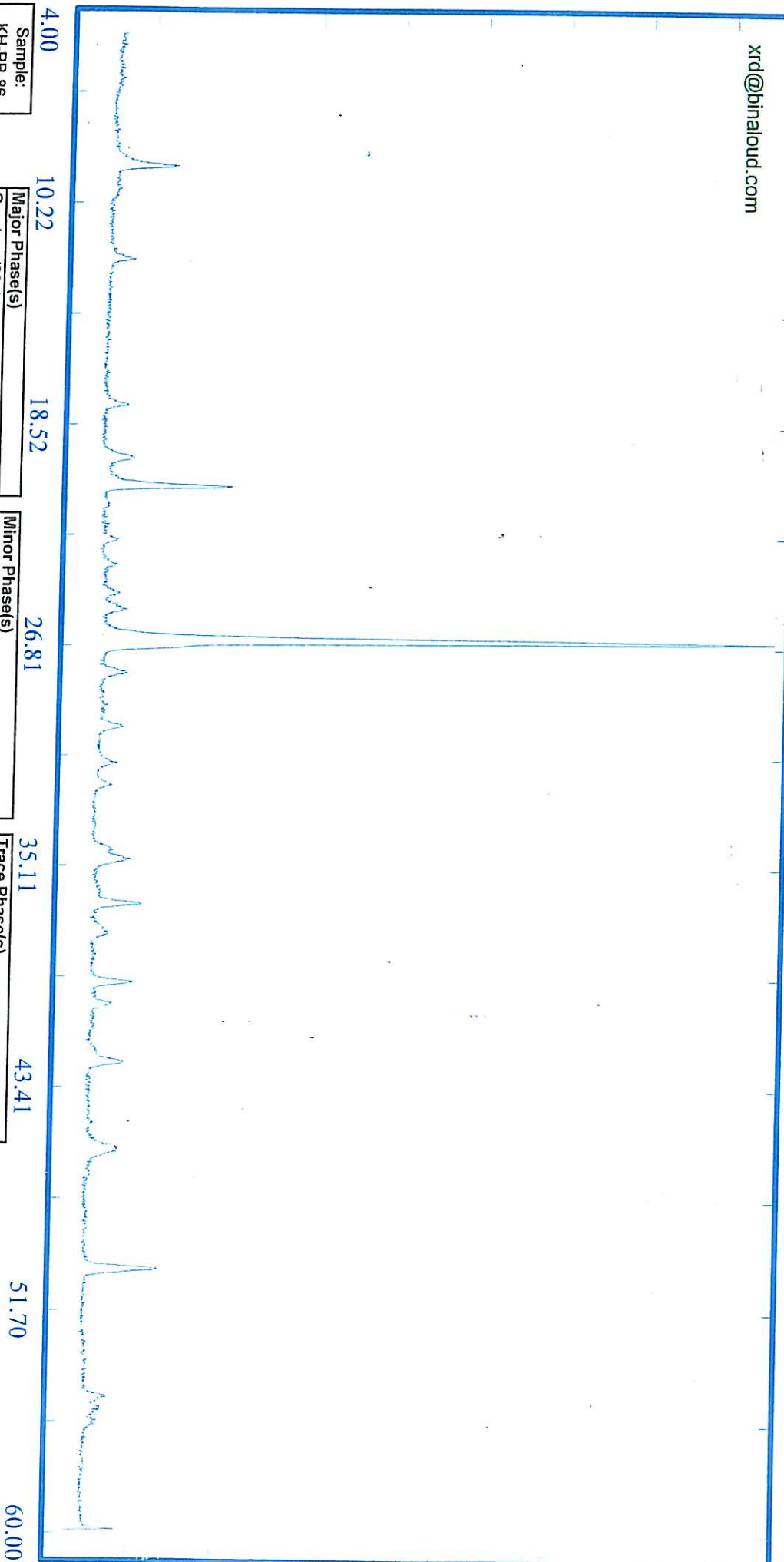
Minor Phase(s)
Muscovite (07-0025)
KA12SI3AlO10(OH)2

Kaolinite (29-1488)
Al2Si2O5(OH)4

Trace Phase(s)
Albite (09-0466)
NaAlSi3O8

kV = 40
mA = 30
Ka = Cu
Fil = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-86

Date:
12/6/2004

Major Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

Minor Phase(s)
Muscovite (07-0025)
KAl2Si3AlO10(OH)2

Kaolinite (29-1488)
Al2Si2O5(OH)4

Trace Phase(s)
Albite (09-0466)
NaAlSi3O8

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

4.00

10.22

18.52

26.81

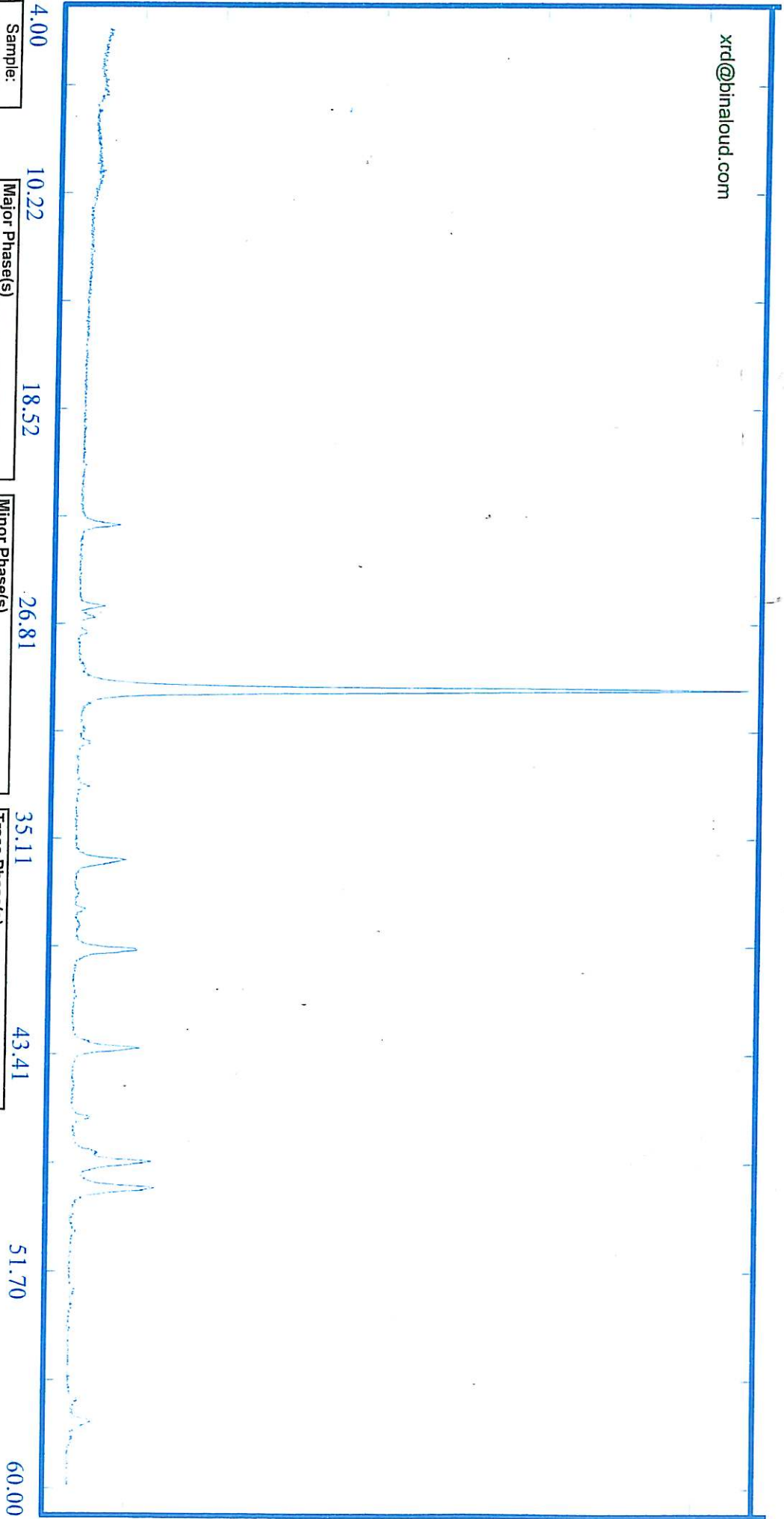
35.11

43.41

51.70

60.00

xrd@binaloud.com



Sample: KH-PB-91

Date: 12/6/2004

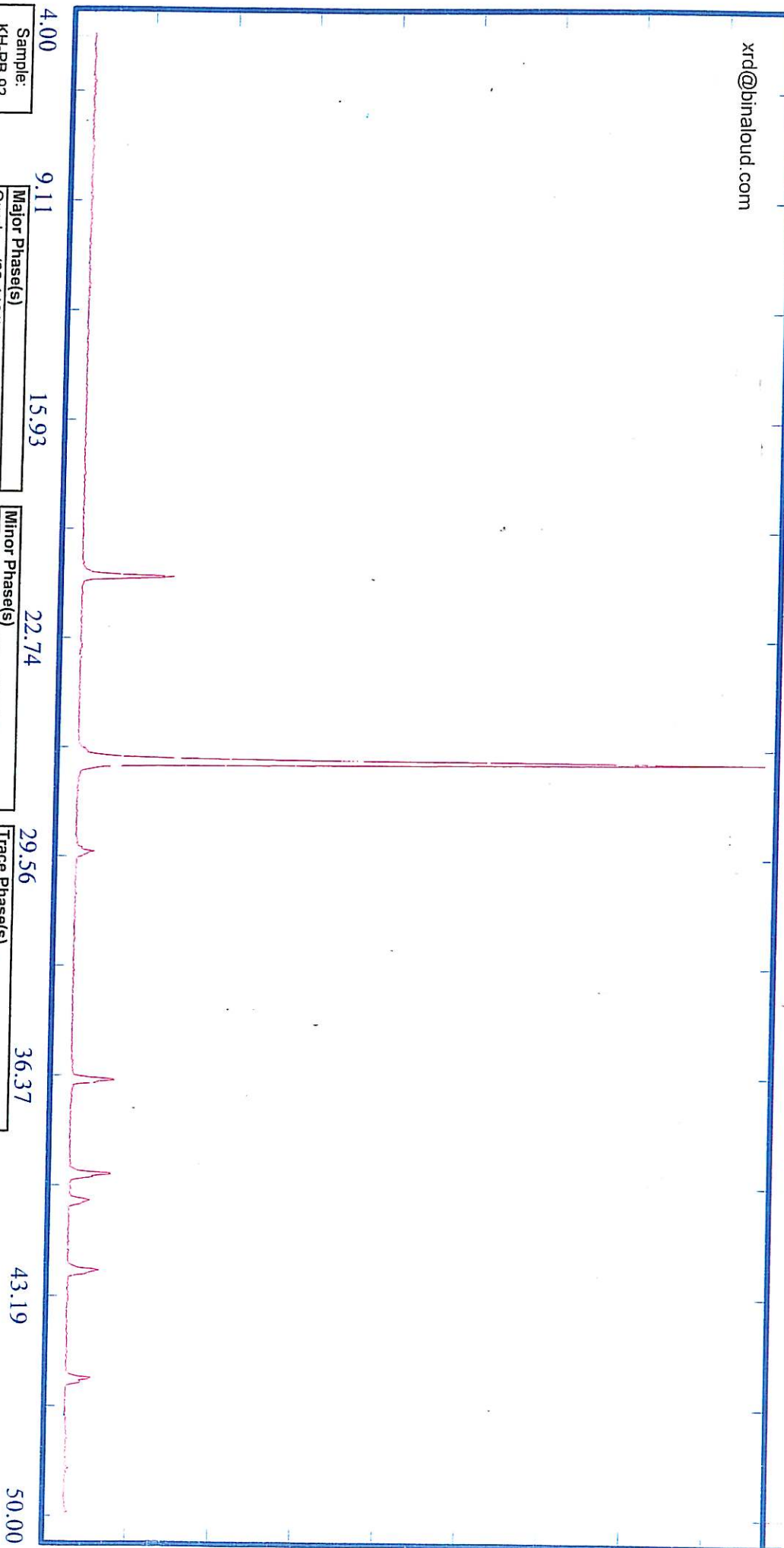
Major Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Minor Phase(s)
Aragonite (41-1475)
CaCO3

Trace Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

kV = 40
mA = 30
Ka. = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



Sample:
KH-PB-92

Date :
29/6/2004

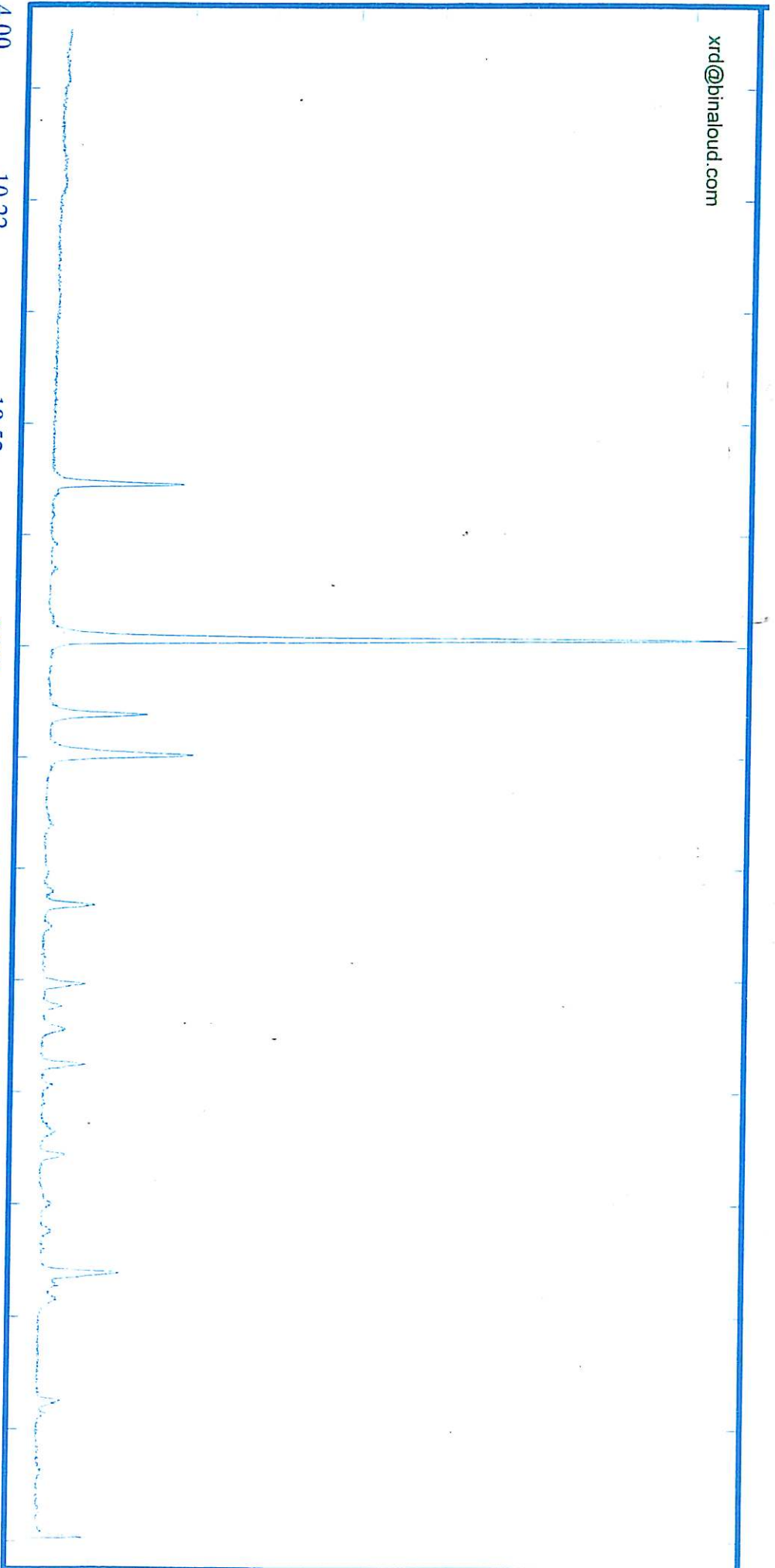
Major Phase(s)
Quartz (33-1161)
SiO2

Minor Phase(s)
Calcite (05-0586)
CaCO3

Trace Phase(s)
--

kV = 40
mA = 30
Ka = Cu
Fil. = Ni

xrd@binaloud.com



4.00
 Sample: KH-PB-93

Date: 12/6/2004

KV = 40
 mA = 30
 Ka = Cu
 Fil = Ni

10.22
 Major Phase(s)
 Quartz (33-1161)
 SiO2

18.52
 Dolomite (36-0426)
 CaMg(CO3)2

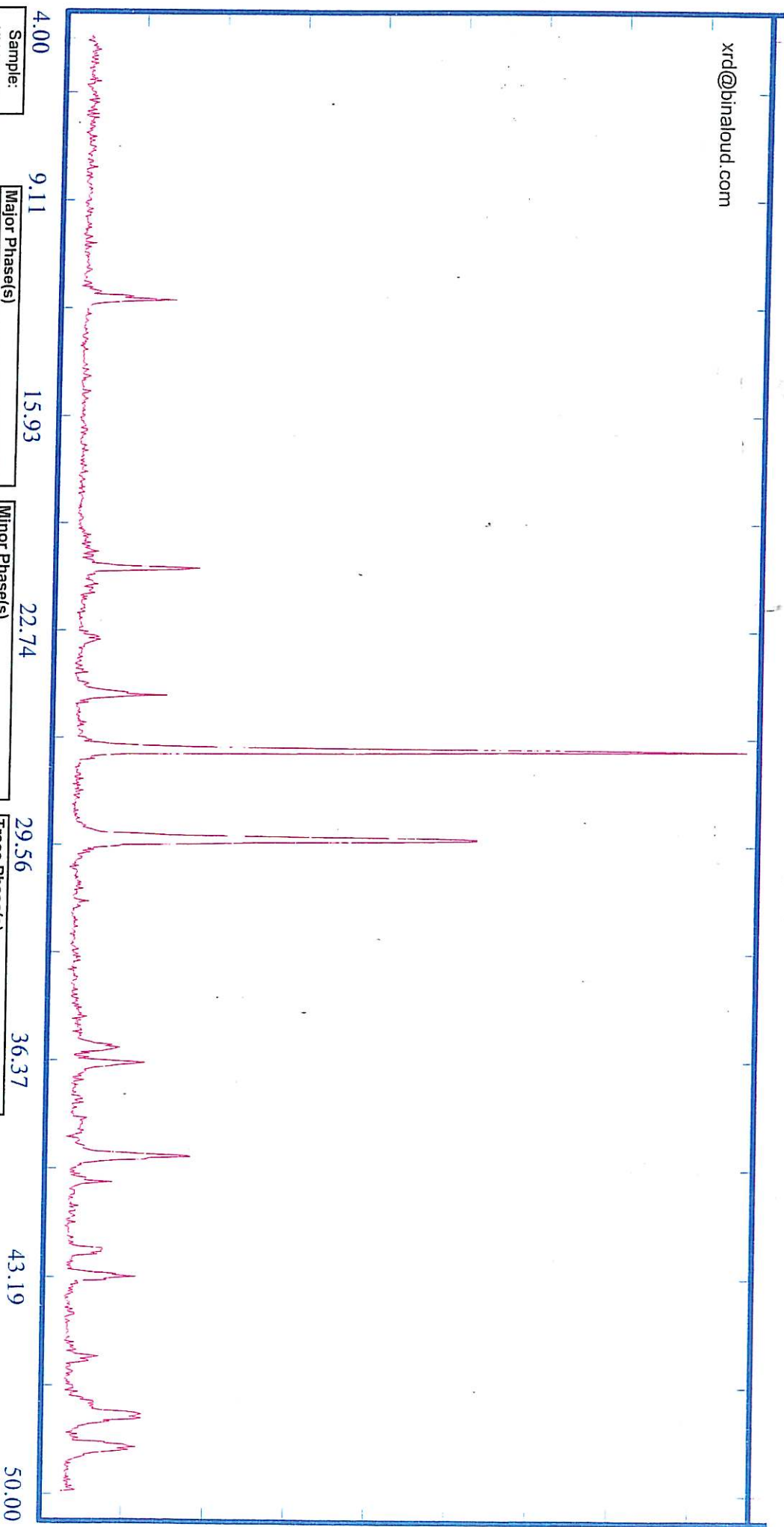
26.81
 Calcite (05-0586)
 CaCO3

35.11
 Minor Phase(s)

43.41
 Trace Phase(s)

51.70
 60.00

xrd@binaloud.com



4.00
 Sample: KH-PB-95

Date : 29/6/2004

kV = 40
 mA = 30
 Ka. = Cu
 Fil. = Ni

9.11
 Major Phases(s)
 Quartz (33-1161)
 SiO2

15.93
 Calcite (05-0586)
 CaCO3

29.56
 Kaolinite (29-1488)
 Al2Si2O5(OH)4

22.74
 Minor Phases(s)

36.37
 Trace Phases(s)

43.19

50.00

نتایج مطالعات نمونه های مینرالوگرافی

Kh-Pb-6

پیریت : در قسمتی از مقطع تجمعی از دانه های پیریت با ابعاد ۵۰ الی ۵۰۰ میکرون دیده می شود که لکه ایی ۱ میلی متری را بوجود آورده اند. این دانه های پیریت نیمه شکل دار تا شکل دار بوده و دچار شکستگی شده اند (Cataclastic Tex.) و متعاقب آن در اثر آلتراسیون سوپرژن توسط هیدروکسیدهای ثانویه و آبدار آهن نظیر لیمونیت جانشین گشته اند و فقط بقایایی از پیریت اولیه (Relict Tex.) در آن دیده می شود.

هماتیت : دانه های تیغه ایی شکل این کانی با فراوانی بسیار کم و اندازه ای در حد حداکثر ۳۰ میکرون داخل شکستگی ها استقرار یافته و بافت رگچه ایی نشان می دهند. گاهی نیز اجتماعاتی از دانه های ریز ، بصورت لکه های درشت تری داخل گانگها مشاهده می شود.

Kh-Pb-21

در این نمونه فقط هیدروکسیدهای ثانویه و آبدار آهن و اکسید منگنز دیده می شود.

هیدروکسیدهای آبدار آهن: نمونه احتمالاً متعلق به گوسان بوده و فقط شامل طیفی از هیدروکسیدهای ثانویه و آبدار آهن نظیر لیمونیت و گوتیت است. بافت متخلخل (Boxwork) در سطح نمونه به چشم می خورد.

اکسید منگنز : اکسیدهای منگنز شامل پسیلوملان و مقدار کمی پیرولوویت داخل حفرات و در بین فضاهای خالی بوجود آمده در اثر خروج مواد آلتیره شده از نمونه، وارد شده و استقرار یافته اند. بافت نمدی در پسیلوملان و بافت رشته ائی در پیرولوویتها قابل تشخیص می باشد. فراوانی اکسید منگنز حدود ۱۰٪ است.

Kh.Pb.39

ایلمنیت : دانه های شکل دار تا نیمه شکل دار این کانی با بافت افشان (Pisseminated) در نمونه قابل مشاهده است. فراوانی ایلمنیت حدود ۱۰٪ است. ابعاد دانه ها گاه تا ۵۰۰ میکرون هم می رسد. تمام ایلمنیت ها به مخلوطی از اکسیدهای آهن و اکسید تیتان تجزیه شده اند. پیریت: فراوانی پیریت حدود ۲٪ است. دانه های اتومرف و پیریت نیز بافت افشان دارند. ابعاد دانه های پیریت نیز گاهی تا ۵۰۰ میکرون می رسد. پیریتها سالم هستند و اثرات جانشینی یا تجزیه شدگی نشان نمی دهند. کالکوپیریت : به تعداد انگشت شمار و بصورت دانه هایی با شکل هندسی غیر مشخص و با ابعاد حداکثر ۵۰ میکرون داخل گانگها استقرار یافته اند.

Kh.Pb.40

گالن : فراوانترین کانه موجود در نمونه گالن است. فراوانی آن حدود ۴۰٪ است. گالن از اطراف در اثر آلتراسیون سوپرژن توسط سروریت در حال جانشین شدن

است. و حدود ۲۰٪ سطح گالنها تحت تأثیر این پدیده واقع شده است. داخل گالن انکلوژیونهای اسفالریت ، پیریت و تترائدریت دیده می شود.

تترائدریت: فقط در حد چند دانه و بصورت انکلوژیون حداکثر ۳۰ میکرونی داخل گالن دیده می شوند. فاقد شکل هندسی خاصی هستند.

اسفالریت : فراوانی آنها بیشتر از تترائدریت است و مانند تترائدریت بصورت انکلوژیون داخل گالنها قرار دارند. اسفالریتها دارای شکل هندسی هستند.

پیریت : پیریت هم بصورت انکلوژیون داخل گالن دیده می شود و هم بصورت دانه های مستقل داخل گانگ. البته فراوانی آنها داخل گالن بیشتر است. پیریتها معمولاً اتومرف بوده و ابعاد آنها از ۲۰ الی ۱۰۰ میکرون در تغییر است. در بعضی موارد پیریتها در اثر آلتراسیون سوپرژن توسط هیدروکسید ثانویه آهن در حال جانشین شدن هستند.

کولین: به میزان بیسار کم، ناشی از آزاد شدن یونهای Cu^{2+} در حین التراسیون گالن، همراه با سروزویتها دیده می شوند .

Kh.Pb.5

کالکوپیریت : فراوانی این کانی در این نمونه حدود ۳٪ تا ۵٪ بوده است. هم اکنون درصد زیادی از این کانی تحت تاثیر التراسیون سوپرژن، توسط هیدروکسیدهای آهن جانشین شده و فقط بقایایی از آنها باقی مانده است. این کالکوپیریتها داخل یک رگچه جایگزین شده اند.

پیریت : فراوانی پیریت کمی کمتر از کالکوپیریت است. پیریتها نیز داخل رگچه ها استقرار یافته اند. این پیریتها اتومرف بوده و قسمت اعظم آنها بدلیل التراسیون سوپرژن توسط هیدروکسیدهای ثانویه و آبدار آهن نظیر لیمونیت و گوتیت جایگزین شده اند.

اکسید تیتان : دانه های اکسید تیتان بصورت ذرات بی شکل و با ابعاد حداکثر ۴۰ میکرون بصورت پراکنده در متن مشاهده می شود. فراوانی آنها کمتر از ۱٪ است .

Kh.Ph.52

نمونه تماماً از هیدروکسیدهای ثانویه و آبدار آهن نظیر لیمونیت و گوتیت تشکیل شده و بافت آن کاملاً اکسیداسیونی و نمونه مربوط به کلاک آهنی است. در سطح نمونه قسمتهایی که التراسیون شدید را تحمل کرده اند سست شده و از محیط خارج گشته و قسمتهای سخت تر باقی مانده اند لذا بافت متخلخل (Boxwork) بخوبی پیداست. در پاره ای قسمتها اکسیدهای منگنز نظیر کریپتوملان و پسیلوملان داخل حفرات شده و استقرار یافته اند.

Kh.Ph.56

پیریت : فراوانی پیریت در این نمونه حدود ۸٪ است. دانه های پیریت در امتدادهایی به موازات هم قرار گرفته و حالت رگچه های موازی را ایجاد کرده اند. پیریتها سالم بوده و ابعاد آنها حداکثر ۴۰۰ میکرون است.

Kh.Pb.68

پیریت : فراوانی پیریت در این نمونه حدود ۵٪ است. دانه های پیریت به صورت اتومرف هم به حالت افشان در کل نمونه دیده می شوند و هم داخل رگچه هایی استقرار یافته اند. ابعاد دانه ها گاه تا ۴۵۰ میکرون می رسد. پیریتها سالم بوده و اثرات التراسیون نشان نمی دهند.

هماتیت : به مقدار بسیار کم در نمونه مشاهده می شوند. هماتیت ها تیغه ای شکل و یا هم بعد بوده و ابعاد آنها حداکثر ۵۰ میکرون است.

اکسید تیتان: فراوانی این کانه کمتر از ۱٪ است. دانه های آن حداکثر ۵۰ میکرون قطر داشته و گاه چند دانه در کنار هم قرار گرفته و اجتماعات بزرگتری را تشکیل می دهند. اکسید تیتان نیز بصورت افشان در نمونه قابل مشاهده است.

Kh-Mo-2

ایلمنیت: فراوانی ایلمنیت حدود ۳٪ است و به دو شکل در نمونه دیده می شوند. یک دسته به صورت بلورهای شکل دار با ابعاد ۳۰ تا ۷۰ میکرون و تقریباً هم بعد و یک دسته هم بصورت چوبکهای با طول ۵۰ میکرون و عرض حدوداً ۲ میکرون. بلورهای هم بعد فراوان تر هستند. قرارگیری ایلمنیت ها نیز بصورت افشان (Disseminated) است.

پیروتیت: فراوانی پیروتیت ۱٪ است. دانه های نسبتاً شکل دار تا نیمه شکل دار این کانی بصورت افشان در همه جای نمونه حضور دارند. ابعاد دانه ها تا ۲۰۰ میکرون هم می رسد. در بعضی دانه ها آثار التراسیون دیده می شود. نتیجه آلتراسیون هم که بصورت بافت چشم پرنده ایی (Birds eye tex.) نمود یافته مخلوطی از مارکاسیت و پیریت است.

شماره نمونه: kh.pb.4

بافت: کلاستیک

کانی شناسی:

- بلورهای کوارتز بی شکل که بیشتر آنها خاموشی موجی نشان می دهند. اصلی ترین کانی تشکیل دهنده سنگ است. تبلور مجدد در آنها دیده می شود.
- بلورهای فلدسپات با پراکندگی کم و تجزیه به کانیهای رسی و سربیسیت دیده می شود.
- معدود قطعات چرت و قطعات کربناته مشاهده می گردد.

سیمان: کربنات کلسیم به همراه اکسید آهن سیمان سنگ را تشکیل می دهند.

توجه: با توجه به شواهد روی زمین این ماسه سنگ می تواند ناشی از دگرگونی مکانیکی یک سنگ آذرین اسیدی بوجود آید؟!

کانیهای فرعی: تورمالین، زیرکن، کانیهای کدر

نام سنگ: ماسه سنگ کوارتزی فروژنوزی

شماره نمونه: kh.pb.5

بافت: دگرگون شده کریپتوبلاستیک تا لپیدوبلاستیک

کانی شناسی:

این نمونه در حد وسیعی دگرسان و دگرگون شده است و از کانیهای زیر تشکیل

گردیده است:

۱- بلورهای آمفیبول ثانویه بیشتر ترمولیت - اکتینولیت که به فاسیس های

شعاعی، سوزنی و گاه ستونی شکل دیده می شوند. آثار تجزیه به کربنات و

کلریت در آنها مشهود است.

۲- بلورهای کلریت به صورت تجمعاتی دیده می شود.

۳- ریز بلورهای کوارتز ری کریستالیزه و مقادیر آلپیت نئوفورمه در فضای بین

بلورها ظاهر گردیده است.

۴- بلورهای شکل دار اسفن به میزان شایان توجه دیده می شود.

۵- ریز بلورهای اپیدوت به صورت مجتمع و پراکنده در سطح نمونه قابل مشاهده

است.

توجه: شکستگی های موجود در سنگ را کربنات، کلریت به همراه مقادیری

کانیهای کدر پر کرده اند. برخی دیگر از شکستگی ها را کوارتزهای ری کریستالیزه و

کلریت پر نموده است.

نام سنگ: سنگ دگرگون شده در رخساره شیست سبز (متابازیت)

شماره نمونه: kh.pb.13

بافت: اسلیتی

کانی شناسی:

این سنگ دانه ریز از تیغک های ظریف فیلوسیلیکاته عمدتاً سربیسیت - موسکویت و کلریت جهت یافته به همراه ریز بلورهای کوارتز ری کریستالیزه و حدود ریز بلورهای فلدسپات تشکیل شده است. آغشتگی به اکسید آهن به طور موضعی در برخی نقاط دیده می شود.

توجه: نکته قابل ذکر تجمعات عدسی شکل و جهت یافته ای است که رشد دوباره کوارتز آنها را فرا گرفته است. تجمعات عدسی شکل در ابعاد کوچک تر که توسط کلریت پر شده و جهت یافته اند هم دیده می شود.

کانیهای فرعی: تورمالین، ریز بلورهای کانیهی کدر

نام سنگ: اسلیت - فیلیت

شماره نمونه: kh.pb.23

یافت: پورفیریتیک با زمینه میکروولیتی - اینترسرتال - کلاستیک

درشت بلورها:

- بلورهای پلاژیوکلاز نیمه شکل دار تا بی شکل با ترکیب در حد الیگوکلاز - آندزین که به کربنات، کانیهای رسی، سریسیت و کلریت تجزیه گردیده اند. حواشی تحلیل رفته و آغشتگی به اکسید آهن در آنها دیده می شود. طول برخی بلورها به حدود ۴ میلیمتر می رسد. تغییر جهت ماکل در مواردی مشاهده می گردد.

زمینه:

بلورهای تخته ای شکل پلاژیوکلاز که به کلریت و سریسیت تجزیه شده اند و ترکیبی در حد سدیک دارند. در فضای بین بلورها، بلورهای کربنات به میزان شبایان توجه، بلورهای کلریت و ریز بلورهای کوارتز ری کریستالیزه دیده می شود.

توجه: رگه هایی از کربنات به همراه کلریت و اکسید آهن دیده می شود.

رگچه و رگه های فراوانی از اکسید آهن در طول مقطع مشاهده می گردد.

کانیهای فرعی: ایلمنیت، آپاتیت، کانیهای کدر

نام سنگ: سنگ ولکانیکی با ترکیب سدیک به شدت کربناتیزه، کلریتیزه، تا حدی

سلیسیفیه (این سنگ می تواند در محدوده سنگهای کواتوفیر بررسی گردد).

شماره نمونه: kh.pb.27

بافت: کریستالین

کانی شناسی:

حجم اساسی سنگ متشکل از آهک آهن دار کاملاً متبلور است. اکسید آهن در بخش هایی به صورت شبکه مانند سنگ را در برگرفته است و گاهی در بلورهای رمبوئدرئیک کربنات ها به صورت زوناسیون در مرکز آن ظاهر شده است.

شکستگی هایی در سنگ دیده می شود که توسط کربنات کلسیم پر شده اند. برخی از این شکستگی ها توسط اکسید آهن پر شده اند.

فضاهای خالی کمی در سنگ دیده می شود.

نام سنگ: سنگ آهک آهن دار متبلور (احتمالاً سیدریتی)

شماره نمونه: kh.pb.38

بافت: تجزیه شده ولی به نظر می آید بافت اولیه سنگ گرانولار بوده است.

کانی شناسی:

- بلورهای پلاژیوکلاز نیمه شکل دار با ترکیب در حد سدیک تا قلیایی به صورت

خرد و شکسته شده دیده می شوند. ادخالهایی از سوزن های ترمولیت -

اکتینولیت در آنها دیده می شود. آثار تجزیه به کلریت و کربنات در آنها دیده

می شود.

- قالب کانیهای مافیک که به طور کامل به کلریت ، اسفن (لوکوکسن) و کربنات تجزیه گردیده اند. پیچ و تاب خوردگی در مواردی از آنها دیده می شود. با توجه به شکل ظاهری برخی از آنها (بخصوص صفحه ای بودن) می تواند کانی اولیه بیوتیت باشد.
- کانیهای کدر (تیتان دار) شکل دار که حواشی آنها را اسفن (لوکوکسن) و کربنات فرا گرفته است.
- لکه های کربنات رشد یافته به همراه مقادیری کلریت در فضای بین بلورها دیده می شود.

کانیهای فرعی : آپاتیت های رشد یافته ، کانیهای کدر

نام سنگ : سنگ آذرین بروننی قلیایی (سینیت) به شدت کلریتیزه و کربناتیزه و تا حدی سیلیسی شده

شماره نمونه : kh.pb.53

بافت : اسپارایتی - میکرواسپارایتی

کانی شناسی :

سنگ به طور اساسی از بلورهای کربنات کلسیم دار اسپاری تشکیل گردیده است. این بلورها دارای ماکل فشاری بوده که حاکی از عملکرد نیروهای تکتونیکی وارده بر سنگ هستند. بخش هایی دانه ریزتر (نسبت به درشت بلورهای کربنات) در وسعت

بیشتری از سنگ دیده می شود که کربنات های ری کریستالیزه هستند که به خرج درشت بلورهای کربنات اولیه بوجود آمده اند و تا حدی هم به نظر می رسد دولومیتی گردیده اند.

ناخالصی های سنگ را بلورهای کوارتز و تیغک های ظریف فیلوسیلیکاته نظیر سریسیت - موسکویت تشکیل می دهد. تمرکزی پیچ و تاب دار از کانیهای کدر - اکسید آهن به شکل استارولیت دیده می شود که حکایت از فشارهای تکتونیکی وارده بر سنگ است.

رگچه ، رگه و باندهایی که گاه همدیگر را قطع نموده اند و توسط کربنات کلسیم به همراه مقادیری ریز بلورهای کوارتز ری کریستالیزه پر شده اند دیده می شود. ضخامت برخی از آنها حدود ۱ میلیمتر هم می رسد.

کانیهای فرعی : تورمالین ، کانیهای کدر

نام سنگ : سنگ آهک ری کریستالیزه و تا حدی دولومیتی شده