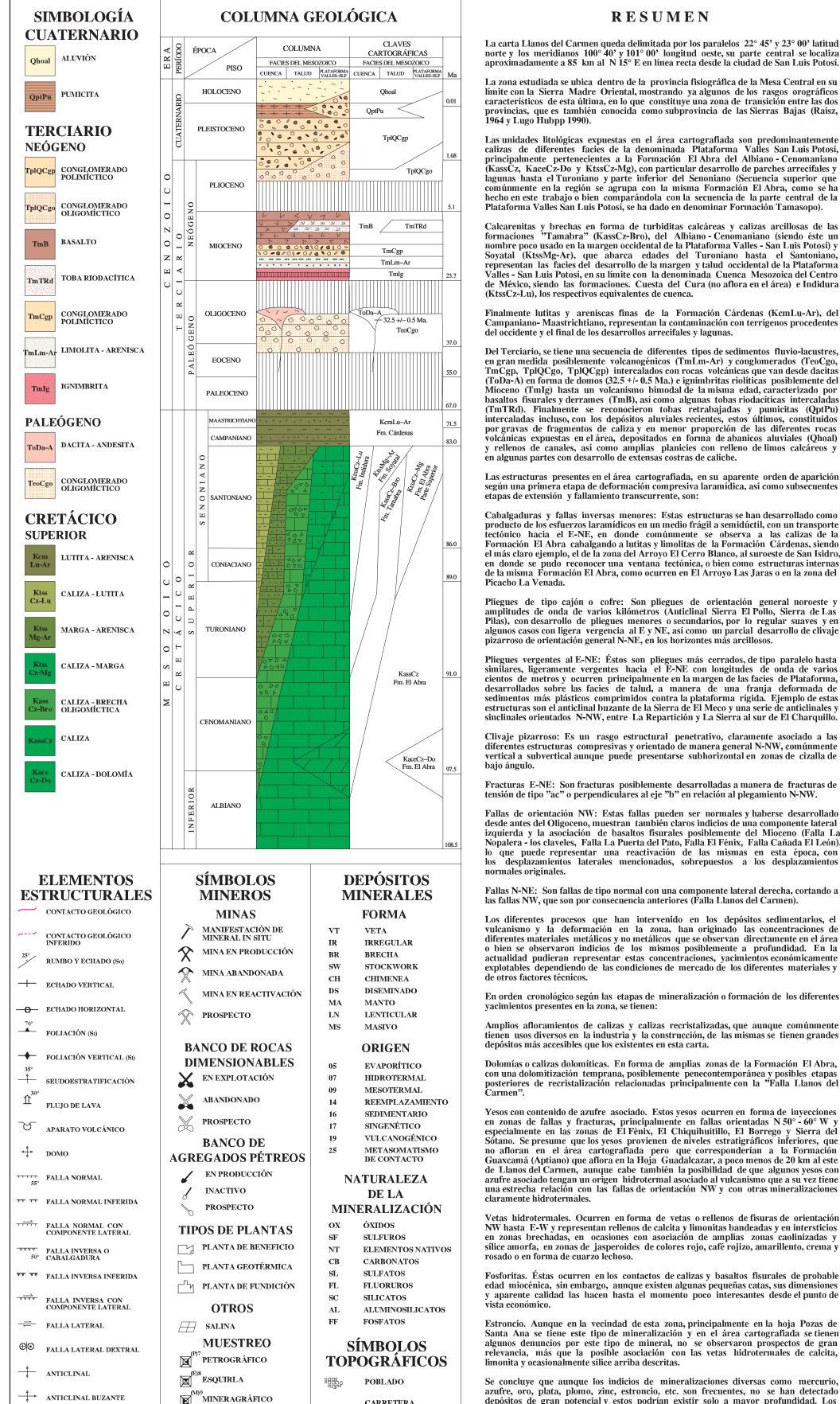
TANQUE EL LLANO

LLANOS DEL CARMEN F14-A54

LLANOS DEL CARMEN

CARTA GEOLÓGICO-MINERA

EXPLICACIÓN



RESUMEN

La carta Llanos del Carmen queda delimitada por los paralelos 22° 45' y 23° 00' latitud norte y los meridianos 100° 40' y 101° 00' longitud oeste, su parte central se localiza aproximadamente a 85 km al N 15° E en línea recta desde la ciudad de San Luis Potosí. La zona estudiada se ubica dentro de la provincia fisiográfica de la Mesa Central en su límite con la Sierra Madre Oriental, mostrando ya algunos de los rasgos orográficos característicos de esta última, en lo que constituye una zona de transición entre las dos provincias, que es también conocida como subprovincia de las Sierras Bajas (Raisz, 1964 y Lugo Hubpp 1990).

Las unidades litológicas expuestas en el área cartografiada son predominantemente calizas de diferentes facies de la denominada Plataforma Valles San Luis Potosí, principalmente pertenecientes a la Formación El Abra del Albiano - Cenomaniano (KassCz, KaceCz-Do y KtssCz-Mg), con particular desarrollo de parches arrecifales y lagunas hasta el Turoniano y parte inferior del Senoniano (Secuencia superior que comúnmente en la región se agrupa con la misma Formación El Abra, como se ha hecho en este trabajo o bien comparándola con la secuencia de la parte central de la Plataforma Valles San Luis Potosí, se ha dado en denominar Formación Tamasopo).

Calcarenitas y brechas en forma de turbiditas calcáreas y calizas arcillosas de las formaciones "Tamabra" (KassCz-Bro), del Albiano - Cenomaniano (siendo éste un nombre poco usado en la margen occidental de la Plataforma Valles - San Luis Potosí) v Soyatal (KtssMg-Ar), que abarca edades del Turoniano hasta el Santoniano, representan las facies del desarrollo de la margen y talud occidental de la Plataforma Valles - San Luis Potosí, en su límite con la denominada Cuenca Mesozoica del Centro de México, siendo las formaciones. Cuesta del Cura (no aflora en el área) e Indidura (KtssCz-Lu), los respectivos equivalentes de cuenca.

Finalmente lutitas y areniscas finas de la Formación Cárdenas (KcmLu-Ar), del Campaniano- Maastrichtiano, representan la contaminación con terrígenos procedentes del occidente y el final de los desarrollos arrecifales y lagunas.

Del Terciario, se tiene una secuencia de diferentes tipos de sedimentos fluvio-lacustres, en gran medida posiblemente volcanogénicos (TmLm-Ar) y conglomerados (TeoCgo, TmCgp, TplQCgo, TplQCgp) intercalados con rocas volcánicas que van desde dacitas (ToDa-A) en forma de domos (32.5 +/- 0.5 Ma.) e ignimbritas riolíticas posiblemente del Mioceno (TmIg) hasta un volcanismo bimodal de la misma edad, caracterizado por basaltos fisurales y derrames (TmB), así como algunas tobas riodacíticas intercaladas (TmTRd). Finalmente se reconocieron tobas retrabajadas y pumicitas (QptPu) intercaladas incluso, con los depósitos aluviales recientes, estos últimos, constituidos por gravas de fragmentos de caliza y en menor proporción de las diferentes rocas volcánicas expuestas en el área, depositados en forma de abanicos aluviales (Qhoal) y rellenos de canales, así como amplias planicies con relleno de limos calcáreos y en algunas partes con desarrollo de extensas costras de caliche.

Las estructuras presentes en el área cartografiada, en su aparente orden de aparición según una primera etapa de deformación compresiva laramídica, así como subsecuentes etapas de extensión y fallamiento transcurrente, son:

Cabalgaduras y fallas inversas menores: Estas estructuras se han desarrollado como producto de los esfuerzos laramídicos en un medio frágil a semidúctil, con un transporte ectónico hacia el E-NE, en donde comúnmente se observa a las calizas de la Formación El Abra cabalgando a lutitas y limolitas de la Formación Cárdenas, siendo el más claro ejemplo, el de la zona del Arroyo El Cerro Blanco, al suroeste de San Isidro, en donde se pudo reconocer una ventana tectónica, o bien como estructuras internas de la misma Formación El Abra, como ocurren en El Arroyo Las Jaras o en la zona del

Pliegues de tipo cajón o cofre: Son pliegues de orientación general noroeste y amplitudes de onda de varios kilómetros (Anticlinal Sierra El Pollo, Sierra de Las Pilas), con desarrollo de pliegues menores o secundarios, por lo regular suaves y en algunos casos con ligera vergencia al E y NE, así como un parcial desarrollo de clivaje pizarroso de orientación general N-NE, en los horizontes más arcillosos.

Pliegues vergentes al E-NE: Éstos son pliegues más cerrados, de tipo paralelo hasta similares, ligeramente vergentes hacia el E-NE con longitudes de onda de varios cientos de metros y ocurren principalmente en la margen de las facies de Plataforma, desarrollados sobre las facies de talud, a manera de una franja deformada de sedimentos más plásticos comprimidos contra la plataforma rígida. Ejemplo de estas estructuras son el anticlinal buzante de la Sierra de El Meco y una serie de anticlinales y sinclinales orientados N-NW, entre La Repartición y La Sierra al sur de El Charquillo.

diferentes estructuras compresivas y orientado de manera general N-NW, comúnmente vertical a subvertical aunque puede presentarse subhorizontal en zonas de cizalla de

Fracturas E-NE: Son fracturas posiblemente desarrolladas a manera de fracturas de tensión de tipo "ac" o perpendiculares al eje "b" en relación al plegamiento N-NW. Fallas de orientación NW: Estas fallas pueden ser normales y haberse desarrollado desde antes del Oligoceno, muestran también claros indicios de una componente lateral izquierda y la asociación de basaltos fisurales posiblemente del Mioceno (Falla La Nopalera - los claveles, Falla La Puerta del Pato, Falla El Fénix, Falla Cañada El León), o que puede representar una reactivación de las mismas en esta época, con

Fallas N-NE: Son fallas de tipo normal con una componente lateral derecha, cortando a las fallas NW, que son por consecuencia anteriores (Falla Llanos del Carmen).

Los diferentes procesos que han intervenido en los depósitos sedimentarios, el vulcanismo y la deformación en la zona, han originado las concentraciones de diferentes materiales metálicos y no metálicos que se observan directamente en el área o bien se observaron indicios de los mismos posiblemente a profundidad. En la actualidad pudieran representar estas concentraciones, yacimientos económicamente explotables dependiendo de las condiciones de mercado de los diferentes materiales y

En orden cronológico según las etapas de mineralización o formación de los diferentes vacimientos presentes en la zona, se tienen:

Amplios afloramientos de calizas y calizas recristalizadas, que aunque comúnmente tienen usos diversos en la industria y la construcción, de las mismas se tienen grandes depósitos más accesibles que los existentes en esta carta.

Dolomías o calizas dolomíticas. En forma de amplias zonas de la Formación El Abra, con una dolomitización temprana, posiblemente penecontemporánea y posibles etapas posteriores de recristalización relacionadas principalmente con la "Falla Llanos del

Yesos con contenido de azufre asociado. Estos yesos ocurren en forma de inyecciones en zonas de fallas y fracturas, principalmente en fallas orientadas N 50° - 60° W y especialmente en las zonas de El Fénix, El Chiquihuitillo, El Borrego y Sierra del Sótano. Se presume que los yesos provienen de niveles estratigráficos inferiores, que no afloran en el área cartografiada pero que corresponderían a la Formación Guaxcamá (Aptiano) que aflora en la Hoja Guadalcazar, a poco menos de 20 km al este de Llanos del Carmen, aunque cabe también la posibilidad de que algunos yesos con azufre asociado tengan un origen hidrotermal asociado al vulcanismo que a su vez tiene una estrecha relación con las fallas de orientación NW y con otras mineralizaciones claramente hidrotermales.

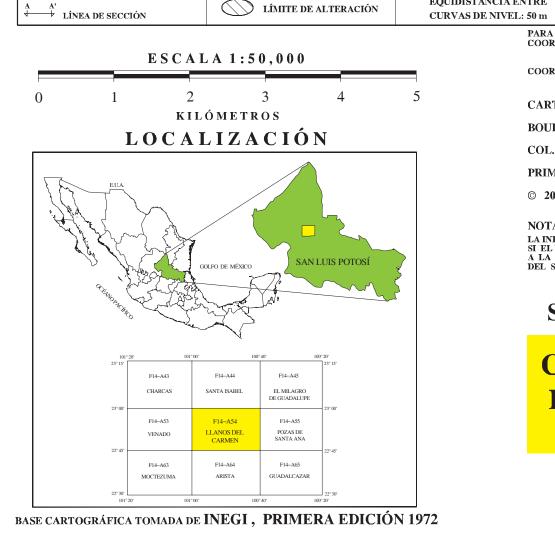
Vetas hidrotermales. Ocurren en forma de vetas o rellenos de fisuras de orientación NW hasta E-W y representan rellenos de calcita y limonitas bandeadas y en intersticios en zonas brechadas, en ocasiones con asociación de amplias zonas caolinizadas y sílice amorfa, en zonas de jasperoides de colores rojo, café rojizo, amarillento, crema y rosado o en forma de cuarzo lechoso.

Fosforitas. Éstas ocurren en los contactos de calizas y basaltos fisurales de probable edad miocénica, sin embargo, aunque existen algunas pequeñas catas, sus dimensiones y aparente calidad las hacen hasta el momento poco interesantes desde el punto de

Estroncio. Aunque en la vecindad de esta zona, principalmente en la hoja Pozas de Santa Ana se tiene este tipo de mineralización y en el área cartografiada se tienen algunos denuncios por este tipo de mineral, no se observaron prospectos de gran relevancia, más que la posible asociación con las vetas hidrotermales de calcita, limonita y ocasionalmente sílice arriba descritas.

Se concluye que aunque los indicios de mineralizaciones diversas como mercurio, azufre, oro, plata, plomo, zinc, estroncio, etc. son frecuentes, no se han detectado depósitos de gran potencial y estos podrían existir solo a mayor profundidad. Los depósitos posiblemente con potencial y buena calidad del mineral, y que no habían sido reportados en la zona, son de dolomita en las calizas de la Formación El Abra, dependiendo su explotabilidad solo del mercado, la demanda y la distancia a los posibles lugares de consumo, en comparación con los yacimientos que actualmente

Se recomienda evaluar de manera mas sistemática y detallada los depósitos de dolomitas, así como estudiar el posible mercado y potencial. Se recomienda considerar la posibilidad de la exploración mas detallada y a profundidad en estructuras como la Falla La Nopalera-Los Claveles y zonas como La porción sur-occidental de la Sierra de El Pollo, La Sierra El Sótano y El Picacho o Cerro del Cuervo.



RAYOS X

OXID OXIDACIÓN

SILI SILICIFICACIÓN

ARGI ARGILITIZACIÓN

ZEOL ZEOLITIZACIÓN

PROP PROPILITIZACIÓN

SERI SERICITIZACIÓN

ROCA DIMENSIONABLE

DATACIÓN RADIOMÉTRICA

ALTERACIONES

ANTICLINAL RECUMBENTE

ANTICLINAL EN RODILLA

SINCLINAL RECUMBENTE

FRACTURA INFERIDA

FRACTURA MEDIDA

FRACTURA VERTICAI

SINCLINAL

CARTOGRAFÍA Y EDICIÓN POR EL SERVICIO GEOLÓGICO MEXICANO BOULEVARD FELIPE ÁNGELES KM 93.50 - 4 COL. VENTA PRIETA, C.P. 42080 PACHUCA, HGO. PRIMERA EDICIÓN JULIO DEL 2001 © 2001 DERECHOS RESERVADOS SERVICIO GEOLÓGICO MEXICANO

PAVIMENTADA

TERRACERÍA

VEREDA

VÍA DE F.F.C.C.

+ + + + + + + LÍMITE ESTATAL

CURVA DE NIVEL

PERENNE

CORRIENTE

INTERMITENTE CUERPO DE AGUA EQUIDISTANCIA ENTRE

+ AEROPISTA

LA INFORMACIÓN DE LA CARTA ESTÁ SUJETA A CONTINUAS REVISIONES. SI EL USUARIO CUENTA CON DATOS ADICIONALES QUE ENRIQUEZCAN A LA CARTA, FAVOR DE ENVIARLOS A LA GERENCIA DE GEOLOGÍA

COORDENADAS U.T.M.: RESTAR 28 m. EN E

SERVICIO GEOLÓGICO MEXICANO

PARA TRANSFORMAR COORDENADAS DE DATUM NAD27 A ITRF92 (- - -) ÉPOCA 1988.0 2da. VERSIÓN:

CARTA GEOLÓGICO-MINERA LLANOS DEL CARMEN F14-A54 SAN LUIS POTOSÍ

SECRETARÍA DE ECONOMÍA

