JUCHITÁN E15-10 D15-1

CARTA GEOLÓGICO-MINERA

EXPLICACIÓN

SIMBOLOGÍA CUATERNARIO

- Qal — ALUVIÓN
- Qpa — PALUSTRE
- Ql — LITORAL
- Qeo — EÓLICO
- Qpt ar lm — ARENA - LIMO

TERCIARIO PALEÓGENO

- Tpa (A.A.) — TOBA ANDESÍTICA - ANDESITA
- Tpa (Cgp-Ar) — CONGLOMERADO POLIMÍCTICO - ARENISCA

CRETÁCICO SUPERIOR

- KsCz-Lu — CALIZA - LUTITA

INFERIOR

- KiCz-Do — CALIZA - DOLOMÍA
- KaCz-Do — CALIZA - DOLOMÍA
- KapaMCz — METACALIZA
- KiAr-L — ARENISCA - LIDOLITA
- KaCz — CALIZA
- KaCgp — CONGLOMERADO POLIMÍCTICO

JURÁSICO SUPERIOR

- JS (VA) — VOLCANO SEDIMENTARIO
- JsCz — CALIZA

MEDIO

- JmCz-Lu — CALIZA - LUTITA
- JmAr-L — ESQUISTO - FILITA
- JmLm-Ar — LIDOLITA - ARENISCA

PÉRMICO - CARBONÍFERO

- PcPgEsq — ESQUISTO - METASEDIMENTARIA

PRECÁMBRICO PROTEROZOICO

- PcPgMe — COMPLEJO METAMÓRFICO
- PcPgMe — COMPLEJO METAMÓRFICO

ROCAS ÍGNEAS INTRUSIVAS

- Gd — GRANODIORITA
- Gd — GRANODIORITA
- PgTGr-Gd — GRANITO - GRANODIORITA
- PgTGr-Gd — GRANITO - GRANODIORITA
- PgTGr-Gd — GRANITO - GRANODIORITA

ELEMENTOS ESTRUCTURALES

- CONTACTO GEOLÓGICO
- CONTACTO GEOLÓGICO INFERIDO
- RUMBO Y ECHADO (So)
- FOLIACIÓN (Sc)
- ESTUDIOSTRATIFICACIÓN
- FLUJO DE LAVA
- FALLA NORMAL
- FALLA NORMAL INFERIDA
- FALLA NORMAL ACTIVA
- FALLA INVERSA O CABALGADURA
- FALLA INVERSA INFERIDA
- FALLA LATERAL
- FALLA LATERAL INFERIDA
- FALLA LATERAL DEXTRAL
- FALLA LATERAL SINESTRAL
- ANTICLINAL
- ANTICLINAL INFERIDO
- ANTICLINAL BUZANTE
- ANTICLINAL RECUMBENTE
- SINCLINAL
- SINCLINAL BUZANTE
- BIOMOCLINAL
- CURVILINEAMIENTO
- FRACTURA
- FRACTURA MINERALIZADA
- FRACTURA MEDIDA
- DIQUE INTERMEDIO
- VETA
- LÍNEA DE SECCIÓN

COLUMNA GEOLÓGICA

RESUMEN

La carta se localiza en la porción sur del Estado de Oaxaca y en una pequeña porción al noroeste del Estado de Chiapas, comprendida entre los 16° 00' y 16° 30' de latitud norte y 94°00' a 94° 30' de longitud oeste cubriendo una superficie de 28,203 km2.

En el área de estudio, se encuentran implicados los Terrenos Tectonoestratigráficos Xolapa y Maya, así como, los bloques Arco Chontal y Mixtequita.

El Terreno Xolapa aflora en el extremo suroccidental de la carta y está constituido por ortogneises, migmatitas, anfibolitas y diques aplíticos con metamorfismo en facies de anfibolita. La interpretación de la edad de esta unidad es compleja ya que estudios isotópicos han reportado edades desde el Precámbrico hasta el Paleoceno. Otras edades reportadas corresponden a rocas ígneas intrusivas principalmente plutónicas no deformadas de composición granodiorítica con variaciones a dioritas.

El Bloque Arco Chontal se presenta en la porción suroriental de la carta; se constituye como el arco volcánico mesozoico más oriental con respecto a los demás del occidente de México, el cual aumentó su tamaño en el transcurso de su emplazamiento. Algunos autores consideran que su basamento puede ser roca perteneciente al Complejo Xolapa. El Arco Chontal, consiste de una secuencia volcanosedimentaria constituida por andesitas, basaltos, riolitas, tobas, conglomerados y areniscas. Sobre esta secuencia descansa una unidad, está constituida por estratos delgados de caliza masivamente a ocasionalmente conglomerados polimícticos con clastos calcáreos y andesitas, fragmentos de rudistas, lo data una edad Neocomiano-Turoniano o Cretácico temprano (Campa-Uranga, 1983, 1983). La cubierta del Arco Chontal, está representada por calizas y dolomías pertenecientes a la Formación Teposcolula, las cuales subyacen en concordancia la Formación Yanhuitlán, constituida por calizas y lutitas.

El Bloque La Mixtequita se caracteriza por contener dos unidades que se han denominado Complejo Guichicovi y Batolito de la Mixtequita. Las rocas más antiguas del Complejo Guichicovi son gneises cuarzofeldespáticos, migmatitas, metasedimentos ortogneises, charnoquitas y anortositas de clados isotópicos entre 917 a 1,760 Ma. que corresponden al Proterozoico medio, coincidiendo tanto en litología como en edades con el basamento del Terreno Oaxaca (Complejo Oaxaqueño). Por otra parte el Batolito de la Mixtequita está constituido por granitos con variaciones a granodioritas con edades isotópicas de 245 ± 10 Ma (Ruiz-Castellanos, 1988). La relación entre estas unidades y en relación con el Complejo Guichicovi es de intrusión. Estas unidades se encuentran cubiertas discordantemente por limolitas, conglomerados, areniscas y andesitas de la Formación Todos Santos (Tx del Jurásico medio.

El Terreno Maya comprende la mayor parte del área de estudio y su basamento lo constituye el Complejo Sierra de Juárez de probable edad Carbonífero-Pérmico. Está constituido por una potente secuencia de esquistos de clorita sericita y cuarzo, metaconglomerados polimícticos, filitas y metareniscas de composición lítica, así como, esquistos verdes, ocasionalmente se encuentran serpentinitas y rocas ultramáficas.

A partir del Pérmico hasta el Triásico se desarrolla un arco magmático continental en la margen pacífica que origina rocas de composición granítico-granodiorítica con variaciones a dioritas y tonalitas, que constituyen el Macizo de Chiapas.

Sobreyaciendo discordantemente a las unidades anteriores, se encuentra la Formación Todos Santos (Tx del Jurásico medio constituida por limolitas, arenitas y conglomerados polimícticos, con intercalación de coladas andesíticas. Sobre esta unidad descansa la Formación Huayacocotla constituida a manera general por lutitas y areniscas (Sierra de Chiapas).

La Cuenca de la Depresión Ístmica se caracteriza por secuencias sedimentarias de edad Cenozoico superior, de distribución muy restringida, en esta carta sólo aflora su unidad basal que es la Formación Mogoñé de edad Calloviano-Oxfordiano, constituida por calizas y lutitas arcillosas.

La Cuenca de la Sierra de Chiapas está constituida por la Formación Upanapa del Mioceno/Eoplioc - Tiburones, formada por calizas y dolomías, sobreyacida discordantemente por la Formación San Ricardo de edad Hauteriviano-Barremiano conformada por arenitas y limolitas. La unidad Indiferenciada del Jurásico medio al Cretácico inferior, está constituida por metareniscas, esquistos y filitas, las cuales se encuentran en contacto tectónico con la unidad Indiferenciada del Jurásico medio, correspondiente con la Formación Todos Santos (Tx y formaciones del Jurásico superior-Cretácico inferior pero metamorfizadas. Yacientes discordantemente sobre la unidad Indiferenciada se tiene metacalizas de color gris claro a gris oscuro, en parte masivas, marmorizadas y filitadas, lo que sugiere que esta unidad también está muy intrincadamente plegada y fracturada. Sobre esta unidad descansa la Formación Sierra Madre de Chiapas, discordantemente a las formaciones anteriores, aflora la Formación Sierra Madre de edad Albiano-Turoniano formada por calizas y dolomías.

A partir del Paleoceno-Eoceno, el Terreno Maya y el Bloque Chontal comparten una cubierta terciaria representada por molasas continentales constituidas por conglomerados polimícticos con clastos de rocas metamórficas, calizas, fragmentos de cuarzo y arenáceas. Sobreyaciendo en discordancia a los conglomerados aflora una secuencia de rocas volcánicas constituida por derrames de lavas, tobas y brechas con intercalaciones delgadas de areniscas y calizas lacustres pertenecientes a la Formación Lasdlaga. Durante el Pleistoceno se depositan arenas, arcillas y limos mal consolidados, producto de ellos se tiene depósitos de aluviales, palustre, litoral y eólico de edad Holoceno.

Parte del Terreno Maya en esta región, se relaciona con la evolución tectónica del Golfo de México, que inicia con la separación de la región oriental de México de la Pangea. Algunos autores consideran que durante el Triásico tardío-Jurásico medio, el Bloque Yucatán, localizado para este tiempo en la porción sur-este del Golfo de México, lo norte hacia el sur, a su posición actual a través de una falla transformante que corresponde a la Falla Tamaulipas-Oaxaca. Otros autores consideran que durante el Jurásico medio-superior ocurrió una falla transformante de movimiento sinestral cuando el bloque de Tehuantepec; discrepan en el sentido de rotación del Bloque Yucatán. Dilkinson y Buffler (1984) consideran que la rotación fue en el sentido de las manecillas del reloj, mientras que Pindell y Dewey (1982) consideran que fue en el sentido contrario. El segundo del Golfo de México con una zona de subducción que actuaba a lo largo de la Costa del Pacífico y consideran que este bloque desarrollo su separación de Norteamérica permanentemente unido al borde noroccidental de América del Sur, del cual se separó al terminar el movimiento de la mencionada falla sobre los 150 a 122 Ma.

La actual posición del complejo Guichicovi puede estar asociada con desplazamientos transcurrentes derechos ocurridos en el Jurásico y el Mesozoico. Murillo (1990) propone un modelo con dos alternativas: una que este complejo se desplazó desde el NW a través de la falla Valle Nacional a lo largo de una falla Alta que siguiendo hasta los límites.

Con respecto a yacimientos minerales metálicos se definieron seis áreas mineralizadas que fueron: La Chinapa, La Laguna, Las Minas, Nizaduga, Chipepa, el Carmen y La Ventosa. El área Las Minas comprende los minas Santa Margarita y La Ventosa, en la primera se presentan estructuras tipo skarns y vetas con rumbo NE-SW, con leyes de Ag de 8 a 362 g/t; Pb de 2.28 a 6.28 %; Zn de 5.40 a 6.6 % y Cu de 1.92 a 2.11 %. La segunda lentes tipo skarn con valores de 0.1 g/t de Au y 0.92 % de Cu.

El área Las Valencias, contiene yacimientos tipo skarn, con valores de 0.48 g/t de Au; 8.78 % de Cu y 0.6 % de Pb-Zn. En el área La Laguna se tiene la mina La Laguna con vetas NW-SE y valores de 0.26 a 1.02 g/t de Au; 1.70 a 435 g/t de Ag y de tipo skarn con valores de 0.1 a 0.2 g/t de Au y concentraciones de 0.1 a 0.2 % de Cu y 0.1 a 0.2 % de Pb-Zn. Las Cuevas (65 % de Fe); el Mirador (60 % de Fe); Lachivira (94% de Fe). En el área Lachivira, tiene un prospecto con vetas hidrotermal NW-SE con valores de 125 g/t de Ag y 0.5% de Pb. El área Nizaduga presenta dos cuerpos de forro tipo skarn denominados Nizaduga y La Lamina, con contenidos Fe de 38% y 7.28% respectivamente. En el área Chipepa se encuentra un prospecto con vetas de cuarzo-calcita-pirita-galena-esfalerita con valores de 0.66 a 1.78 g/t de Au; 82.4 a 96 g/t de Ag; 1.05% de Pb y 0.85 % de Cu. El área El Carmen contiene cuerpos de forro tipo skarn con valores de Fe de 48.7% a 65.4%. El área La Ventosa comprende dos cuerpos de forro tipo skarn denominados Cerro Pantaqua, no presentan extensión superficial, pero estudios geológicos anteriores, reportan leyes de Fe de 41 a 42.7 %, Mn de 3.14 a 5.68% y un potencial de 6,317,328 toneladas.

Se definieron tres áreas prospectivas denominadas Zapotillo, Chivela y Chimalapa; la primera es un horizonte de andesita mineralizado con pirita, arsenopirita y cobre, Chivela y Chimalapa con oro de placer.

Se distinguieron dos etapas de intrusión, la primera está representada por el Tronco de Jalapa del Marqués de composición granito-granodiorita, del Cretácico superior probable y rocas de composición granodiorítica con edades que varían de 14.2 a 7 y 27.9 a 1.8 Ma. y por migración del magmatismo hacia el oriente con intrusivos presentan una edad más reciente.

Las estructuras más importantes son las siguientes: Falla Chicoapa, con una orientación general de W-E, constituye el límite tectónico entre el Terreno Xolapa y el Bloque Chontal, tiene deformación dúctil con desarrollo de milonitas, con desplazamiento lateral izquierdo. La Falla Astata con rumbo general N80°W, pertenece al mismo sistema de desplazamientos.

La Falla Tehuantepec representa el límite entre el Bloque Chontal y el Terreno Maya, tiene una longitud de 200 km, con rumbo general N-S, con movimiento lateral derecho. La Formación Teposcolula e intrusivos del Cretácico superior, con reactivación a falla normal durante el Terciario. La Falla Villa Alta cruz la carta con rumbo general NW 45°NE y es lateral derecal, con reactivación a falla normal en la región del Istmo; en el extremo SE desarrolló zonas de milonitas, afectando a rocas intrusivas terciarias.

La Falla Valle Nacional presenta una orientación NW-SE, es el límite entre el Bloque Mixtequita y el Terreno Maya, es lateral sinestral, en la unidad litológica Indiferenciada presenta reactivación a fallas normales.

El sistema de estructuras entre las fallas Valle Nacional y Villa Alta,conforman una zona compleja de cizalla en la región del Istmo reflejada en la unidad litológica Indiferenciada y calizas.

En la porción oriental de la carta, se presentan las fallas Chejo-Negro, El Retil y Río de Oro, las primeras dos son normales y la Río de Oro es lateral derecha relacionadas al Cinturón Milonítico de Chiapas.

El Terreno Xolapa se ha considerado como alóctono (Campa y Coney, 1983), previniendo del pacífico y actualmente el cinturón en el Mesozoico, sin embargo Robinson (1989) y Morán (1992) plantean la hipótesis de que sea la raíz de un arco magmático autóctono Mesozoico desplazado hacia el oriente junto con la terranea de desplazamiento lateral izquierdo del Bloque Chortís resultando de la interacción de la placa Farallón con las placas Norteamérica-Caribe y su migración hacia el Este (Tolson, 1998).

El Bloque Chontal, se relaciona con el desarrollo de un arco de islas, cuya emplazamiento probablemente inicio en el Jurásico superior-Cretácico Inferior, un metamorfismo y acreción a la placa de Norteamérica, ocurrió durante la Orogenia Laramide.

Con respecto a los yacimientos de minerales no metálicos, tenemos las áreas mineralizadas de Lagunas y Tequisistlán. En el área Lagunas, se ubica la unidad del mismo nombre propiedad de la Sociedad Cooperativa Cruz Azul que produce 5,000 tines de cemento tipo portland, cercana a la planta se explotan grava y fosforita a baja escala. En el área Tequisistlán el único lugar que tiene explotación esporádica de caliza para cemento, con un potencial de **6,000,000 m³**, mientras que los bancos de río de Tehuantepec y Mixtepec se encuentran agotados.

Como zona prospectiva por zeolitas y panolasa, se tiene el área Chihuitán que explota tobas riolíticas, con un potencial de **6,000,000 m³**.

SÍMBOLOS MINEROS

MINAS

- MANIFESTACIÓN DE MINERAL IN-SITU
- MINA EN PRODUCCIÓN
- MINA ABANDONADA
- MINA EN REACTIVACIÓN
- PROSPECTO

BANCO DE ROCAS DIMENSIONABLES

- EN EXPLOTACIÓN
- ABANDONADO
- PROSPECTO

BANCO DE AGREGADOS PÉTREOS

- EN PRODUCCIÓN
- INACTIVO
- PROSPECTO

TIPOS DE PLANTAS

- PLANTA DE BENEFICIO
- PROCESADORA DE NO METÁLICOS
- PROCESADORA DE SAL

MUESTREO

- PETROGRÁFICO
- ESQUIRLAS
- MINERALÓGRAFICO
- RAYOS X
- ROCA DIMENSIONABLE
- ROCA TOTAL
- INCLUSIÓN FLUIDA
- CARACTERIZACIÓN
- PALEONTOLÓGICO

ALTERACIONES

OXID	OXIDACIÓN
SILI	SILICIFICACIÓN
CLOR	CLORITIZACIÓN
CAOL	CAOLINIZACIÓN
ARGI	ARGILITIZACIÓN
SERI	SERICITIZACIÓN
	LÍMITE DE ALTERACIÓN

DEPÓSITOS MINERALES

FORMA

VT	VETA
DS	DISEMINADO
BR	BRECIFICAR
ES	ESTRATIFORME
BR	BRECHA
MA	MANTO
CH	CHIMENEA
LN	LENTICULAR

ORIGEN

ev	EVAPORÍTICO
HT	HIDROTERMAL
MA	MAGMÁTICO
10	METAMÓRFICO
24	CONC. QUÍMICA
25	METASOMATISMO DE CONTACTO

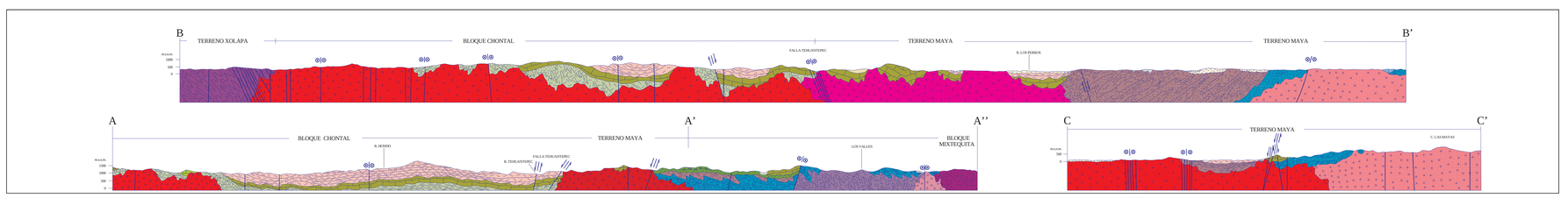
NATURALEZA DE LA MINERALIZACIÓN

SF	SULFUROS
OX	ÓXIDOS
CB	CARBONATOS
SC	SILICATOS
AL	ALUMINOSILICATOS
SL	SULFATOS
GF	GRAFITO
FF	FOSFATOS

SÍMBOLOS TOPOGRÁFICOS

- POBLADO
- CARRETERA DE MÁS DE DOS CARRILES
- CARRETERA
- TERRACERÍA TRANSITABLE EN TODO TIEMPO
- TERRACERÍA TRANSITABLE EN TIEMPO SECO
- BRECHA
- VEREDA
- VÍA DE F.F.C.C.
- AEROPISTA
- CURVA DE NIVEL
- CORRIENTE PERENNE
- CORRIENTE INTERMITENTE
- CUERPO DE AGUA

EQUIDISTANCIA ENTRE CURVAS DE NIVEL: 500 m



AUTORES:

ING. HERIBERTO MARTÍNEZ AMADOR
ING. ONÉSIMO MOTOLINÍA GARCÍA
ING. MARÍA GUADALUPE CASTRO RODRÍGUEZ
ING. JOSÉ SUY ARANDA OSORIO
ING. RICARDO ZÁRATE BARRADAS
PAS. JOSÉ MANUEL SALINAS RODRÍGUEZ

ESCALA HORIZONTAL 1 : 250,000
ESCALA VERTICAL 1 : 250,000

ESCALA 1:250,000

0 5 10 15 20

KILÓMETROS

LOCALIZACIÓN

BASE CARTOGRÁFICA TOMADA DE INEGI

PARA TRANSFORMAR COORDENADAS DE DATUM NAD27 A ITRF92 0 – 0 ÉPOCA 1988.0 24a. VERSIÓN:

COORDENADAS GEOGRÁFICAS: SUMAR 3.13" EN LATITUD
SUMAR 5.61" EN LONGITUD

COORDENADAS U.T.M.: RESTAR 15 m. EN E
SUMAR 210 m. EN N

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 MAYO DEL 2000

© 2000 DERECHOS RESERVADOS SERVICIO GEOLÓGICO MEXICANO

NOTA:

LA INFORMACIÓN DE LA CARTA ESTÁ SUJETA A CONTINUAS REVISIONES. SI EL USUARIO CUENTA CONDATOS ADICIONALES QUE ENRIQUEZCAN A LA CARTA, FAVOR DE ENTARLOS A LA GERENCIA DE GEOLOGÍA Y GEOQUÍMICA DEL SERVICIO GEOLÓGICO MEXICANO.

CARTA GEOLÓGICO-MINERA JUCHITÁN E15-10 D15-1 OAXACA Y CHIAPAS