

Universidad Nacional Autónoma de México

Facultad de Ingeniería

"PROSPECCION Y EVALUACION DE LOS YACIMIENTOS FERRIFEROS EN LA FRANJA PONIENTE DEL CUERPO DE FERROTEPEC. LAS TRUCHAS, MICH."

TESIS

Que para obtener el título de:
INGENIERO GEOLOGO
Pres en ta:

Raúl Valencia Sánchez







UNAM – Dirección General de Bibliotecas Tesis Digitales Restricciones de uso

DERECHOS RESERVADOS © PROHIBIDA SU REPRODUCCIÓN TOTAL O PARCIAL

Todo el material contenido en esta tesis está protegido por la Ley Federal del Derecho de Autor (LFDA) de los Estados Unidos Mexicanos (México).

El uso de imágenes, fragmentos de videos, y demás material que sea objeto de protección de los derechos de autor, será exclusivamente para fines educativos e informativos y deberá citar la fuente donde la obtuvo mencionando el autor o autores. Cualquier uso distinto como el lucro, reproducción, edición o modificación, será perseguido y sancionado por el respectivo titular de los Derechos de Autor.

	INDICE	
CAPIT	TULO 1.	
	봤다겠다. 공사님들이 또 중 전시호인이 나를 다니다.	
V.,	INTRODUCCION	AG
1.A	Objetivos del trabajo	
1.B	Trabajos previos	
1.C	Método de trabajo	
1.D	Agradecimientos	
	호텔 보기 이 나는 사는 네용 발표를 받아 다.	1
CAPI		
delen a	GENERAL IDADES	
Paristalia Distriction		
	C. Localización	
2.B	Vias de comunicación	
CAPI	TULO 111.	
	FISIOGRAFIA	
3.A	Provincia fisiográfica	٠.
3.B	Geomorfología y y y y Artico Marijo y y y	
3.C	Hidrografía	
CAPI	TULO IV. A LANGE HALL HALL HALL HALL HALL HALL HALL HAL	
	GEOLOGIA	
4.A	Geología regional	
4 . B	litología v estrationafía	1

	마음 역 경기를 보고 있는데 모든 사람이 있습니다.	
	현 그는 대한 그런 사람들은 물론이 들었다는 모든 사람들이 하지 않다. - 1. 1. 1. 1. 1. 1. 1. 1. 1. 1. 1. 1. 1.	기를 하는 것이 되었다. 19 기계의 기계의 기계를 받는다.
	는 일이 되는 것이 되어 이 전환경에 통해 생활한 생활을 들었다. 무료 그 후이 중요한 일이 점점 모습이 이번 이 사람들이 되었다. 그는 것은 사람들이 되었다.	
1. 3. 44		PAGINA
	4.8.1) Cretácico	11
	4.B.2) Terciario	12
	4.B.3) Cuaternario	21
4.C	Geología Estructural	22
4.D	Geología Histórica	25
	보고 하는 사람이 병장 회원이다.	
CAPI	TULO V. A STATE OF A SECOND OF A SECOND	
	METODOS DE EXPLORACION	
5.A	Fotointerpretación	28
5.B	Métodos geofísicos: magnetometría	29
5.C	Geologia superficial	35
5.D	Barrenación con diamante	37
CAP 1	TULO VI.	
	<u> </u>	
	YACIMIENTOS MINERALES	
6.A	Descripción de los cuerpos minerales	41
6.B	Mineralogía	43
6.0	Génesis	48
6.D	Calidad del mineral	52
CAP	ITULO VIII.	
	EVALUACION	
7.A		53
7.B		54
7.C	Secciones geológicas.	56

. .

	(2) 전경 마시크 (17) 이 경영 전환이 가능한 경향이 생각하고 있는 것으로 살아보고 있다. - 10 전경 2 전경 (2) 전경 전 등을 전환이 보세요 (2) 등이 보고 있는 것이 되었다. (2)	PAGIN
7.D	Leyes medias	57
7.E	Reservas de mineral de hierro	58
	7.E.1) Definición de las reservas	58
	7.E.2) Métodos de cálculo	-59
CAPI	TULO VIII.	
	CONCLUSIONES Y RECOMENDACIONES	65
	CONCLUSIONES T RECOMENDACIONES	00
	BIBLIOGRAFIA	68
	TABLAS Y FIGURAS	

CAPITULO I

INTRODUCCION

1.A Objetivos del trabajo

La planta de concentración metalúrgica de S.I.C.A.R.T.S.A., fue diseñada y construida para concentrar minerales magnéticos; se pretende continuar el beneficio de este tipo de mineral, por lo cual los objetivos principales de este trabajo son:

- Delimitar la zona mineralizada, para planear la forma y dimensiones de los tajos de explotación.
- 2.- Incrementar las reservas de mineral de hierro tipomagnético para continuar con una adecuada disponibilidad de mineral y así prolongar la operación de las instalaciones existentes.
- Alargar la operación de la planta de concentración magnética que se encuentra trabajando actualmente.

1.B Trabajos previos

Los yacimientos ferríferos de "Las Truchas" son conocidos desde fines del siglo pasado; se tiene noticia de que la primera solicitud formal de concesión minera fue en el -año de 1905. En ese año, la "Cía. Minas de fierro del Pacífico, S. A.", realizó el primer estudio técnico sobre -

estos yacimientos con numerosas obras de exploración directa, como socavones y zanjas sobre los afloramientos.

Posteriormente los Ings. Barrera, Segura, González Reyna y Pérez Siliceo, realizaron levantamientos geológicos de reconocimiento durante los años de 1927 a 1938.

A partir de 1948 el Gobierno Federal Mexicano a través - del Instituto Nacional para la Investigación de los Recursos Minerales (1.N.1.R.M.), inició la prospección de los yacimientos.

En 1959 la Fried Krupp Rohstoffe Essen por encargo de la Comisión del Tepalcatepec visitó los yacimientos de las Truchas, con el propósito de realizar un estudio de factibilidad económica para el aprovechamiento del mineral de hierro.

En el año de 1963, el Consejo de Recursos Naturales No-Renovables realizó, en colaboración con la Organización de las Naciones Unidas (O.N.U.) los primeros estudios de Aeromagnetometría con vuelos a 300 m de altura y fotogeo logía regional y editó los resultados en planos a escala 1:50,000.

Sin embargo, los trabajos más amplios de exploración con el objeto de cuantificar los yacimientos fueron efectuados por este mismo Instituto hasta el año de 1966 los -

cuales consistieron de:

- Levantamientos geológicos y topográficos
- Levantamientos geofísicos
- Perforación de 46 barrenos de diamante
- Reapertura de socavones
- Muestreo y análisis del mineral
- Evaluación preliminar de reservas

En el período 1972-1978 SICARTSA ha efectuado trabajos de exploración a detalle para completar la información existente, dichos trabajos consisten en:

- Levantamientos topográficos
- Magnetometria terrestre
- Levantamientos geológicos
- Barrenación de diamante
- Evaluación de reservas

1.C Método de Trabajo

El método de trabajo seleccionado para la exploración - del prospecto, se desarrolló con base en los siguientes puntos:

- a) Compilación y análisis de la información
- b) Interpretación fotogeológica en escala 1:10,000
- c) Levantamiento topográfico
- d) Levantamiento geológico

- e) Levantamiento magnetométrico
- f) Barrenación de diamante.

Con la información obtenida de los núcleos, generados en la barrenación con diamante se prepararon:

- a) Muestreo y análisis de núcleos
- b) Registros gráficos de barrenos (geologramas)
- c) Tablas de leyes medias
- d) Cálculo de reservas.

1.D Agradecimientos

Agradezco a Siderúrgica Lázaro Cárdenas "Las Truchas", S. A., las facilidades para la elaboración del presente estudio y de manera especial al Sr. Ing. Germán Arriaga, por su acertada asesoría de este trabajo. También deseo agradecer a la Sra. Gloria Vargas Velasco, por el mecano grafiado del mismo, así como a todas las personas que con sus comentarios, orientaciones y apoyo contribuyeron al mejor desarrollo del citado estudio.

CAPITUIO II

GENERAL IDADES

2.A Localización

El distrito ferrífero "las Truchas" se localiza en la porción sureste del estado de Michoacán, en el municipio de Lázaro Cárdenas, aproximadamente a 25 Km en línea recta hacía el noroeste de la ciudad del mismo nombre. Figura II.1

El area estudiada ocupa una superficie aproximada de -0.54 km² situada en las coordenadas geográficas:

18º00' Latitud Norte

102º27' Longitud al W. de Greenwich

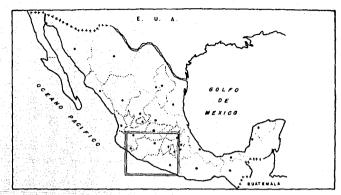
su distancia al mar es de 3.5 km en línea recta hacia el sur y su altitud media es de 60 m.s.n.m.

2.B Vias de comunicación

La región de Las Truchas se encuentra comunicada al resto del país, a través de tres vías terrestres principales:

La Carretera Federal No. 37 (Playa Azul-Uruapan-Morelia), La Carretera Federal No. 200 (Lázaro Cárdenas-Zihuatanejo-Acapulco) y la Carretera (Playa Azul-Coahuayana-Colima).

PLANO DE LOCALIZACION GEOGRAFICA YACIMIENTO FERROTEPEC



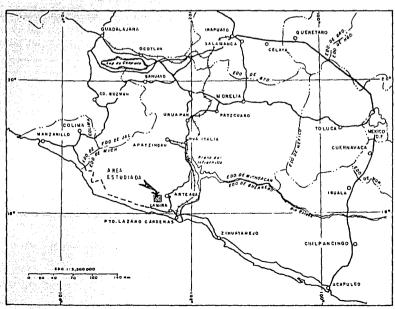


FIGURA II.1

La localidad, además de su comunicación por carretera, está ligada al sistema ferroviario nacional, por la vía férrea, Uruapan-Coróndiro-Lázaro Cárdenas.

En vuelos comerciales díarios se puede llegar desde la ciudad de México al puerto de Zihuatanejo o bien a Cd. Lázaro Cárdenas, Mich.

Las comunicaciones marítimas se realizan por medio de las instalaciones del puerto Lázaro Cárdenas, Mich. situado en la desembocadura del río Balsas.

CAPITULO 111

FISIOGRAFIA

3.A Provincia fisiográfica

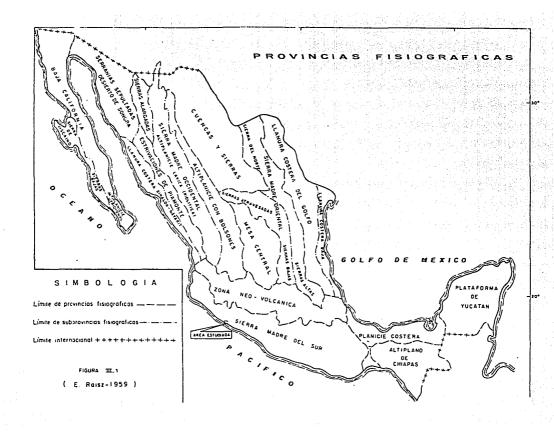
La región ferrifera de "Las Truchas", se encuentra en una zona de transición entre la Sierra Madre del Sur al norte y la Planicie Costera del Pacífico hacía el sur. Según Raisz (1959), la zona pertenece a la provincia fisiográfica de la Sierra Madre del Sur y se encuentra en el flanco meridional de la misma. Figura III.1

3.B Geomorfologia

El paisaje regional que se observa está representado por cerros con formas topográficas redondeadas, de baja elevación con pendientes abruptas; éstas fueron originadas por los diferentes grados de resistencia a la erosión y al intemperismo.

Los afloramientos de mineral de hierro por lo general ocupan las partes más altas de los cerros.

De acuerdo con el proceso erosional, las cimas tienen - una elevación más o menos uniforme, la cual varía entre 200 y 300 m.s.n.m. Existen ríos y arroyos que atraviesan la zona y han profundizado sus cauces sobre fallas y fracturas, originadas por emplazamientos de intrusivos y



tectonismo.

Los procesos geomorfológicos destructivos son avanzados, característicos de la etapa de madurez.

3.C Hidrografia

El drenaje se puede considerar como de tipo exorreico; en él, todos los escurrimientos superficiales fluyen h<u>a</u> cia el mar.

Los sistemas de drenaje pueden variar de acuerdo a la - estructura de las rocas y a los rasgos regionales; los dendríticos son cuando se encuentran desarrollados de - acuerdo con las estructuras litológicas, y rectangulares o de enrejado, si su desarrollo se encuentra regulado por fallas y fracturas.

La principal vía de drenaje a la que concurren todos - los arroyos del área es el río Acalpican; es el de mayor cuenca hidrológica y vierte sus aguas directamente al Océano Pacífico.

Existen arroyos de menor importancia como las Tazas, El Bordón, El Colomo, etc. que vierten sus aguas al río -Acalpican, él cual a su vez las vierte hacía el mar.

CAPITULO IV

GEOLOGIA

4.A Geología regional

En la región de la costa del Océano Pacífico, se tienen reportados afloramientos de rocas ígneas intrusivas de composición granítica en forma de cuerpos batolíticos - que originaron un intenso metamorfismo de contacto en - las rocas ígneas volcánicas y sedimentarias.

Regionalmente, las rocas igneas están representadas por rocas subvolcánicas de la familia diorita-andesita, granodioritas, dioritas, pórfidos dioríticos, andesitas y diques aplíticos. Existen derrames y tobas de composición andesítica muy extensos cuya edad no se ha determinado con precisión. Se sitúan tentativamente en el Cretácico Inferior.

Dentro del área del presente estudio, según E. Mapes - (1959), la intrusión granodiorítica de la zona de Truchas, afectó formaciones mesozoicas del Cretácico Medio (calizas) la cuales fungieron como receptoras de la mineralización de hierro.

Las rocas sedimentarias aflorantes se pueden agrupar en calizas, areniscas, conglomerados y aluviones que varían en edad desde el Cretácico Medio hasta el Reciente. Las rocas metamórficas corresponden al tipo pirometasomático de edad terciaria.

En una franja situada a lo largo de la Sierra Madre del Sur se localizan numerosos yacimientos de hierro que constituyen la región con mayores reservas en el país; tal es el caso de los yacimientos de "Las Truchas", en Michoacán. Su origen se atribuye a procesos de metasomatismo de contacto a consecuencia del efecto de intrusiones ácidas e intermedias del Cenozoico Inferior en las calizas cretácicas (Gómez, 1961; Mapes, 1959; Pineda et al., 1969; Zamora et al. 1975).

Las zonas de skarn presentaron las condiciones óptimas - para la mineralización en la zona de contacto (G. Arria-qa, 1968).

4.B Litología y Estratigrafía

La secuencia estratigráfica en el área, abarca rocas - pertenecientes a un intervalo geológico comprendido entre el Cretácico Inferior y el Reciente. Se pueden identificar varios grupos principales de rocas; las más antiguas están constituídas por rocas andesíticas subvolcánicas de probable edad Cretácico Inferior y constituyen la base de la columna sedimentaria conocida.

Las rocas sedimentarias abarcan los tipos continental y

marino; su edad varía del Cretácico Medio al Cuaternario y están representadas por:

Calizas, conglomerados y areniscas.

Las rocas igneas intrusivas son relativamente abundantes y corresponden al Terciario, representadas por:

Granodioritas, tonalitas, dioritas, diques de andesita y aplita.

Las rocas metamórficas están representadas por:

skarn, hornfels v anfibolitas.

En el presente estudio se hace una breve descripción de las rocas antes mencionadas; se pone énfasis en las adyacentes a la zona del proyecto y relacionadas con la mineralización.

Se describirán los tipos litológicos existentes de acue<u>r</u> do a su posición estratigráfica.

4.B.1 Cretácico

Las rocas cretácicas pertenecen a una serie de sedimentos marinos constituídos por calizas, las cuales se presentan alteradas y en parte metamorfoseadas (Formación Morelos). Los afloramientos son escasos, se encuentran aislados y esporádicos como remanentes erosionales en -

forma de lentes y casquetes.

Megascópicamente la caliza se presenta de color gris - claro y oscuro, compacta, silicificada y recristalizada de grano grueso. Debido a su recristalización, es muy difícil observar fósiles; sin embargo, se considera que puedan corresponder al Cretácico Medio (Albiano) (E. Mapes, op., cit.).

En Ferrotepec Poniente, se comprobó en varios barrenos la existencia de caliza metamorfizada, la cual subyace a la unidad metamórfica. Superficialmente pueden observarse afloramientos al norte sobre el arroyo Las Tazas y al NW cerca del rancho el Colomo.

4.B.2 Terciario

Las rocas que pertenecen a este sistema se pueden agrupar tanto en igneas como metamórficas y sedimentarias dentro de los períodos comprendidos entre el Paleoceno y el Mioceno.

a) Rocas Igneas

Las rocas igneas que agrupan tanto intrusivas como extrusivas, están representadas por granitos, granodioritas, dioritas, pórfidos dioríticos, andesitas, tonalitas y aplitas. Afloran principalmente sobre el arroyo Las Truchas en los cortes naturales del terreno. Asimismo en la mina Ferrotepec (actualmente en explotación) y en los núcleos de barrenación de Ferrotepec Poniente, fueron observadas algunas de estas rocas.

Granito

Roca Ignea intrusiva cuya composición varía desde gran<u>i</u> to hasta una granodiorita, según aumenta o disminuye el contenido de feldespatos potásicos y plagioclasas.

Megascópicamente es de color claro a gris oscuro de gr<u>a</u> no medio.

Al microscopio se observa una textura equigranular con desarrollo cristalino que varía de anedral a subedral. Sus minerales esenciales son: microclina, plagioclasas, cuarzo; los principales minerales accesorios son biotita y hornblenda y en menor porcentaje magnetita, titanita y apatita; sus minerales secundarios comunes son clorita e hidróxido de hierro como limonita y goehtita. (Clasif. de G. Arriaga, 1968).

Granodiorita

Con este término se designa a la roca ignea intrusiva - de estructura compacta que megascópicamente presenta - una textura fanerítica equigranular gruesa y de color - blanco grisáceo. Al microscopio se observa una textura holocristalina, hipidiomórfica de grano grueso.

Sus minerales esenciales son microclina, cuarzo, oligoclasa y andesina.

Diorita

Roca ignea intrusiva plutônica o hipabisal, megascópica mente se observa de color verde en superficie fresca y se obscurece en las muestras alteradas, de estructura - compacta y textura porfidica. Al microscopio presenta textura holocristalina, hipidiomórfica de grano medio. Los minerales esenciales son andesina y oligoclasa, en los accesorios se tienen ferromagnesianos como augita y hornblenda verde; además, titanita, apatita y magnetita. Dentro de los secundarios se presentan epidota, calcita, clorita e hidróxidos de hierro. (Clasif. de G. Arriaga, 1968).

Tonalita

Roca ignea intrusiva, megascópicamente es de color gris claro con algunos tonos amarillentos de estructura compacta y textura fanerítica de grano medio. Al microscopio se observa textura holocristalina de grano medio, constituída por abundantes cristales subedrales de plagioclasas sódico-cálcicas (oligoclasa y andesina) y cuarzo anedral como minerales esenciales; como accesorios se presentan hornblenda subedral, trazas de bioti-

ta cloritizada y como secundarios epidota. (Clasif. - del I.M.P., 1982).

Andesita

Roca ignea extrusiva equivalente de la diorita que se - presenta como hipabisal; megascópicamente es de color - verde oscuro, textura porfirítica. Al microscopio se - observa textura holocristalina inequigranular. Sus minerales esenciales son andesina, oligoclasa y hornblenda, como accesorio magnetita y sus minerales secundarios comunes son caolín, sericita y calcita. (Clasif. de G. Arriaga, 1968)

Los afloramientos de estas rocas son escasos generalmente como corrientes de poco espesor y/o como emplazamientos hipabisales.

Aplita

Con este término se designa a la roca granítica de origen hipabisal, la cual megascópicamente presenta un color gris claro, textura sacaroide de grano muy fino, al microscopio se observa textura holocristalina de grano fino, equigranular.

Sus minerales esenciales son el cuarzo y ortoclasa, los accesorios son biotita, moscovita y andesina.

Esta roca se presenta en forma de diques, repartidos -

irregularmente en todo el distrito; su espesor varía de 0.5-5.0 m. Se pueden observar en los cortes de núcleos de barrenación y en la mina Ferrotepec.

b) Rocas Metamórficas de contacto.

Las rocas metamórficas son las más importantes en el distrito desde el punto de vista económico, ya que son las que encajonan directamente a los depósitos ferríferos.

Están representadas por una amplia variedad de rocas - producto de metamorfismo ígneo. Deben su origen al emplazamiento de intrusiones ácidas e intermedias que están afectando a rocas carbonatadas. A estas rocas seles ha asignado tentativamente una edad del Paleoceno de acuerdo con su posición estratigráfica, aunque no se encuentran precisamente datadas.

Las principales rocas producidas por metamorfismo de contacto son:

SKARN

Roca de metamorfismo de contacto, en cuyo proceso se - ocasiona la descarbonatación de las calizas y la formación de minerales de alta temperatura como el granate y la epidota.

El skarn se localiza en un área intermedia de la aureo-

la de metamorfismo y constituye una excelente guia petrográfica para la prospección de mineral de hierro en el área de Las Truchas, Mich:

Se pueden definir dos tipos diferentes de skarn de acuer do a su composición mineralógica: skarn de granate y skarn de epidota.

El skarn de granate presenta color pardo claro con textura granoblástica de grano medio, sus minerales princ<u>i</u> pales son andradita, calcita y cuarzo y en menor propo<u>r</u> ción contiene epidota, sericita, pirita, magnetita y he matita; si la roca se enriquece de estos últimos pueden llegar a formar verdaderas menas de hierro.

El skarn de epidota es una roca color verde claro contonalidades grisáceas, textura granoblástica cuyos minerales principales son: epidota, calcita, cuarzo y en menor proporción contiene hornblenda, clorita, magnetita y pirita.

Estas rocas representan la ganga más abundante en la m<u>i</u> neralización.

HORNFELS

Es una roca metamórfica de contacto formada por procesos endógenos del metamorfismo ígneo.

El hornfels se localiza en la zona interior de la aureo

la metamórfica en contacto con la diorita, por lo que su metamorfismo es mas intenso que en el skarn.

Megascópicamente se observa de color gris verdoso con tonalidades claras; puede presentar bandas alternadas que varían del verde claro a tonalidades rojizas y cremas.
El tamaño del grano es variable desde los granos microcristalinos a los criptocristalinos con marcada textura córnea. Los minerales constituyentes de esta roca son cuarzo, feldespato potásico, plagioclasa, hornblenda y epidota; además, contiene pirita, calcita y clorita. Esta roca está asociada directamente al mineral de hierro.

Anfibolita

Las anfibolitas al igual que el hornfels y el skarn, deben su origen al metamorfismo de las calizas.

Son rocas metamórficas de grano fino cuyos principales minerales son: hornblenda y feldespatos cálcicos, los que constituyen el mayor porcentaje de la roca y además pueden contener granate, calcita y en cantidades menores cuarzo.

c) Rocas Sedimentarias

Formación Ferrotepec

En esta Formación se han agrupado una serie de sedimentos marinos constituídos por una alternacia de areniscas con-

glomerados y areniscas calcáreas con abundantes fósiles que llegan a constituir verdaderas coquinas. Estos sedimentos son considerados como de edad terciaria (Mioceno), de acuerdo con la identificación de los diversos fósiles de invertebrados reconocidos en el área (J.W.Durham-Shelton P. Appegate, Espinoza Arrubarena, Instituto de -Geología U.N.A.M., 1981). Sus afloramientos abarcan una extensión aproximada de 50 km y se extiende al oeste de Ferrotepec hasta Las Peñas, Mich.; al este, hasta la presa José Ma. Morelos (La Villita) sobre el río Balsas y de 1500 a 2000m hacia el sur.

Las rocas sedimentarias se presentan estratificadas, -bien cementadas con echados de 13º a 15º al sur en los -sedimentos más antiguos y débilmente consolidados con -echados casi horizontales en los estratos más jóvenes; -en conjunto, la estructura corresponde a un homoclinal, afectado por numerosas fallas normales con desplazamientos mínimos. La sección estratigráfica tipo de estos se dimentos tiene un espesor aproximado de 28m y se encuentra al oeste del tajo poniente de la mina Ferrotepec en donde se observa con mayor claridad.

Las características litológicas y las relaciones estrat \underline{i} gráficas, permiten establecer diferencias entre los sed \underline{i} mentos de la Formación Ferrotepec. Lo cual se verificó en la siguiente sección medida.

أدير ووودائكها بالأصداعا فالعادات

-20-	
L 1 T 0 L 0 G 1 A	ESPESOR
Areniscas con capa de arcilla pardo rojizas	2.70 m
Conglomerados con guijarros y rodados mayores	
de 20 cm	2.50 m
Areniscas calcáreas azul verdoso	2.35 m
Conglomerados con rodados mayores de 30 cm	0.45 m
Arenisca gris	2.65 m
Concreciones grises con madera fósil	0.80 m
Concreciones irregulares grandes con madera	2.30 m
Concreciones manchadas limoníticas con	
conchas y madera	0.45 m
Concreciones raras de arenisca gris	1.70 m
Sedimentos calcáreos grises con guijarros,	
conchas y madera	2.80 m
Areniscas grises con escasas concreciones	
y madera	2.30 m
Calizas con abundante ignofósiles	0.20 m
Arenisca azul grisácea con cieno y fósiles	1.50 m
Arenisca gris claro con fósiles y pocas conchas	1.20 m
Coquina fósil	0.60 m
Arenisca gris claro con abundantes fósiles	1.80 m
Arenisca cienosa gris oliva con moldes de	
fósiles y pocas conchas	0.62 m
Conglomerado basal bien cementado con conchas	
de ostrea, guijarros y rodados de hierro y	
basamento metamórfico.	0.26 m

En una sección típica de esta unidad, se identificaron los siguientes fósiles

Nautiloideos: - - - - cima la unidad

Aturia Angustata

Pelecipodos:

Andara (cunearca)

Chione (Lirophora)

Gasterópodos:

Conus Boggsi

Conus (Leptoconus)

Turritela (Bactrospira)

Turritela (Ocayana)

Turritela sp Ocayana variedad Boesei

Cirripedos:

Balanus

Equinoideos:

Encope

El paquete sedimentario descansa en discordancia erosional sobre las rocas metamórficas de principios del Terciario y directamente sobre el mineral de hierro.

4.B.3 Cuaternario

Los sedimentos recientes están constituídos por terrazas fluviales, abanicos aluviales y suelos residuales, los que cubren las partes bajas de la Planicie Costera, así como los cauces y desembocaduras de los ríos.

La formación deltaica del rio Balsas se encuentra a -

25 Km al E. de donde se localiza el prospecto; en el río Acalpican se pueden apreciar dos terrazas aluviales bien definidas.

En los depósitos abundan los sedimentos derivados de rocas graníticas y en las vecindades de éstos es muy común observar suelos residuales con óxido de fierro y minerales arcillosos debidos a la oxidación supergénica.

4.C Geología Estructural

El distrito "Las Truchas", forma parte de las unidades tectónicas conocidas como Macizo de Michoacán-Guerrero
y Cuenca del Balsas (Alvarez Jr. Manuel, 1959), así como
del batolito que se extiende en la costa del Pacífico (Estados de Jalisco, Colima, Michoacán y Guerrero).

Mediante el estudio estructural con imágenes del satélite ERTS se observan al W de la desembocadura del río Balsas y al W-NW de los depósitos ferríferos "Las Truchas" grandes rasgos estructurales paralelos a la costa del - Oceano Pacífico de gran distorsión orogénica y tectónica, (Salas, G.P., 1975).

En el área tuvieron lugar dos etapas de actividad plutónica; una premineralización consistente en el emplazamiento de un cuerpo granodiorítico que al intrusionarse metamorfoseó y plegó la estructura de las rocas calcáreas preexistentes y la otra postmineralización, manifes tada por la intrusión de diques de aplita, diorita y andesita. Esta afecta tanto a cuerpos mineralizados como a las rocas encajonantes.

Los intrusivos hipabisales están repartidos irregularmente en todo el distrito; estos cuerpos presentan un rumbo general NW con echados casi verticales y tienen espesores que varían desde unos cuantos centímetros hasta 5m - aproximadamente.

Manifestaciones volcánicas de rocas andesíticas en forma de tobas y derrames, se localizan al norte del yacimiento Ferrotepec.

La estructura regional de las calizas, presenta serias - dificultades para determinarla ya que los rasgos estructurales han sido enmascarados por alteraciones de metamorfismo, sílicificación y recristalización; además, la erosión ha sido muy intensa.

A través de interpretación fotogeológica, observaciones de campo y datos aportados por la barrenación de diamante, se pueden definír algunos rasgos estructurales como fallas y fracturas.

El primer sistema de fallas que se determinó se considera premineralización y se localiza al norte del yacimie<u>n</u> to Ferrotepc; consiste en fallas de tipo normal con una orientación preferente E-W y un desplazamiento indeterminado, las cuales han sido afectadas por una falla posterior orientada N-S.

El primer sistema de fallas está atravesado por un segun do sistema de igual importancia con rumbo. NS -NW que - origina estructuras tipo fosas y pilares; en este sistema las fallas son de tipo gravitacional y se consideran posteriores al intrusivo y al mineral ya que afecta a di chos cuerpos.

Los planos de falla están rellenos por lo general de una capa de roca molida y lixiviada proveniente de los relíces de la roca fallada.

Dada las características tectónicas de la zona, las unidades litológicas en general se encuentian sumamente – fracturadas, lo cual se observa claramente en los taludes de los tajos de la mina Ferrotepec. Las fracturas – principales presentan una orientación preferente N-S, paralelas al segundo sistema de fallas; probablemente hayan sido formadas como consecuencia del tectonismo y/o por el emplazamiento intrusivo, ya sea directamente o du rante la etapa de enfriamiento que precedió a los procesos metalogenéticos.

Las fracturas se encuentran rellenas por óxidos de fie-

rro y yeso, los cuales se depositaron a consecuencia de la circulación de aguas subterráneas.

Por lo general la mayor parte de las vías de drenaje se encuentran reguladas por los sistemas de fallas y fracturas.

4.D Geología Histórica

La evolución geológica y los fenómenos asociados del área de Las Truchas parece tener la siguiente cronología.

Durante el Cretácico Inferior la región se vió sujeta a una intensa actividad volcánica con la extrusión de rocas piroclásticas de composición andesitica que forman la base de la columna sedimentaria; esto es posible reconocerlo en las localidades de La Aparecida, Mich. y - El Jabalí, Gro.

A principios del Cretácico y hasta el Aptiano, el área sufre una subsidencia, ocasionando que las partes positívas sean sumergidas en un mar somero de poca circulación

Las condiciones marinas prevalecientes durante el Cret<u>á</u> cico Medio hasta el final del Albiano, culminaron con el depósito de calizas en mares epicontinentales. Durante el Albiano Continuó la transgresión marina hacia el continente, prevaleciendo condiciones irregulares del fondo marino; originando en las partes someras ambientes adecuados para el depósito de grandes espesores de sedimentos calcáreos de facies someras, que constituyen la Formación Morelos; estas rocas se originan principalmente por la precipitación de carbonatos que saturaban las aguas marinas y por el desarrollo de organismos constructores de bancos arrecifales como lo demuestra la presencia de Neríneas, actaenoellas, caprínidos, miliólidos, etc.

A fines del Cretácico y principios del Terciario, tienen lugar grandes movimientos orogénicos como consecuencia - de la Orogenia Laramide, lo que provocó la emersión del continente y un intenso plegamiento y fallamiento de las rocas mesozoicas preexistentes, las que quedaron sujetas a la erosión.

Los intrusivos granodioríticos que afectan y cambian la composición química de las rocas preexistentes, asociados a fenómenos de metamorfismo de contacto y que originan los diferentes tipos de skarn y hornfels, así como la mineralización de hierro, se les ha asignado una edad radiométrica de 84±6 m.a. por el método Potasio Argón (I.M.P., 1982), que los sitúa en el Cretácico Superior (escala de tiempo del Fanerozoico)

Durante el Terciario hay una intensa actividad volcánica de tipo explosivo que se manifiesta con la extrusión de rocas subvolcánicas de composición andesítica.

Al iniciarse el Mioceno, se manifiesta en el área una transgresión marina; esto dá como resultado el depósito de sedimentos terrigenos derivados de rocas ígneas y metamórficas, que cubren en discordancia erosional al mineral de hierro.

A fines del Terciario se desarrolla magmatismo en el sistema de fracturas; esta actividad magmática, se manifiesta en forma de diques de pórfidos dioríticos, de aplita que atraviesan a la granodiorita, al skarn y hornfels, en igual forma a los depósitos de mineral de
hierro.

Durante el Terciario predominan los depósitos continentales, quedando expuestas las rocas a la erosión, ciclo que continua hasta la actualidad. Tabla IV.1.



DECADE OF NORTH AMERICAN GEOLOGY abla 1V.1 1983 GEOLOGIC TIME SCALE

GEDLOGICAL SOCIETY OF AMERICA



CENOZOIC					M	ESC	ZOIC				F	PALE	OZOIC			PF	RE	CAMBRI	AN
AGE TOLETT PERIOD	EPOCH.	AGE	=	AGE TO THE	PENCO	gPOC#	, var	700	Ξ	AGE (Ma)	PENIOS	EPOCH	AGE	13	=	ADE puel	204	EAA	AGES (Ma)
	PLICENT .	PIRCENZIAN PIRCENZIAN ZANCLEAN MESSINIAN	1 1 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2			LATE	MAASTRICHTIAN CAMPANIAN	713		3140	PERMIAN	LATE	RAZA" AN TI RAZA" AN TI ANTIN SKIAN IS ANTIN SKIAN IS	133	-11	780		LATE	
HANTONIEN I - NEUDIUM	.¥ ·	ТОЛТОНІАК	11,3		ons		CENOMANIAN		ĺ	PM -	w :	: LATE	ASSELIAM DZELIAM EASIMOVIAM MOSCOVIAM	236 294	-19	1900	ပ	MIDOLE	
HCTUILS MINT 1:	MIOCENE	LANGHIAN	144		TACE	LURY	ALBIAN	113		1279	No 1		BASHKIRIAK SERPUKHOYIAN	376		1200	OZO		
Condition of the condit	·	MAUADICAUB	111.	, E	CHE	DMIAH	BARREMIAH HAUTERIVIAN	134		344	CARB	EURLT	YISEAN TOURNAISIAN FAMENNIAN	383	• •	1730	OTER		1100
HOUR RY	OLIGOCENE	CHATTIAN		. ⊒-	_	KEOC	VALANGINIAN BERRIASIAN TITHONIAN	138	-:	144	DEVONIAN	MIDDLE	FRASHIAN GIVETIAN EIFELIAN EMSIAN	314 346 346 307	-10 -10 -10 -10	3000	PA	EARLY	
RTIA	OLIG	RUPELIAH				LATE	KIMMERIDGIAN OXFORDIAN	113 1M	-17	179	SILUBIAN DE	EARLY UATE	SIEGENIAN GEDINNIAN PRIDOLIAN LUDLOVIAN	:::	-11 -11 -12 -13	1714			
	,	PRIABORIAN	-	170	SSIC	umout	BATHONIAN	175	<u> </u>			EARLY_	WENLOCKIAN LLANDOVERIAN ASHGILLIAN	i i	-12	1600			7100
ALEOGE	EOCENE	MAINOTEAS	a.	18-11-1	JURA		BAJOCIAH AALENIAN TOARCIAN	187	34	***	ORDOVICIAN	RIDDES	LLANDEILAN LLANDEILAN LLANRIVRAN		-18 -18	5734	z	LATE	
PAL T	500	KAITSTLIJ	12.	200-3	-	EURT	PLIENSBACHIAN SINEMURIAN HETTANGIAN	193 194 204	7	***	оврс	EAALY	AREHIGIAN TREMADOCIAN		-19 19	3230	HEA	MIDDLE	3000
	II.	YPRESIAN		210-	SSIC	ωπ	NORIAN		-	£20	RIAN	LATE	TREMPEALEAUAH FRANCOHAN KAIHDABBBRG	-111		3144	ARC		- >
	ALEOCENE	2 Decrees		23	TRIAS	unpp.d	HAINIGAS HAINIGAS HAIEINA	- 234 - 234 - 234	1 1	144	CAMBRIAN	EVALA		-		3760		EARLY	34457
	¥ 1	HAINAG	-44.6	240 -		LANT	SCYTHIAN	20	-] :	L	L		<u>[,,,</u>]		_:	١.		

CAPITULO V

5. METODOS DE EXPLORACION

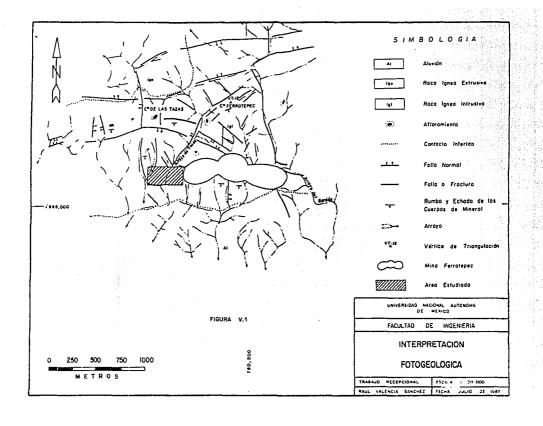
Los métodos básicos de exploración utilizados para la - evaluación geológica del yacimiento Ferrotepec Pte., - con el fin de incrementar sus reservas fueron: fotoin-terpretación, magnetometría, levantamientos geológicos superficiales y barrenación con diamante.

En los siguientes párrafos se describe la forma de apl<u>i</u> cación y las técnicas empleadas en cada método.

5.A Fotointerpretación

El objetivo principal que se sigue con la utilización de la fotointerpretación, es el de apreciar en las imágenes fotográficas los rasgos físicos del terreno, sus estructuras, su geomorfología, y en este caso en particular, la presencia de zonas ferríferas. Figura V.1

En el área en cuestión, se utilizaron fotografías aéreas escala 1:10,000, en las que se pudieron definir tres unidades litológicas diferentes, manifestadas por formas conspicuas del relieve o cambios abrúptos de pendiente; sin embargo, para la diferenciación entre los tres tipos de unidades, así como en la delimitación de los afloramientos de hierro, fue necesario recurrir al reconoci-



miento geológico de campo. Con los datos obtenidos se define un complejo metamórfico de forma alargada con rum bo E-W demasiado fallado y fracturado y cubierto, en su porción sur, por sedimentos marinos y aluviones recientes; en la porción SE, se observa una serie de rocas extrusivas (derrames andesíticos)

En el área se presentan dos fallas principales, una con rumbo NE-SW y echado hacia el NW (regulando el cauce del arroyo "Las Tazas") y la otra con rumbo N-S y echado indeterminado, sobre el arroyo "La Agonía"; los cuerpos mineralizados están afectados por varias fracturas perpendiculares a las fallas principales con las que es posible asociarlas.

La interpretación fotogeológica presenta limitaciones para estudios detallados debido a la presencia de una densa vegetación que oculta los rasgos del terreno.

5.B Métodos geofísicos

Magnetometría

Para investigar la continuidad de la mineralización hacia el poniente de la mina Ferrotepec, SICARTSA efectuó un levantamiento de magnetometría terrestre a detalle. De los métodos geofísicos de exploración conocidos, el más apropiado en la prospección de yacimientos ferrífe-

ros magnéticos es la magnetometría, y en este caso en particular, fue usado en el distrito "Las Truchas" debido a que la magnetita es el mineral de mena que se presenta como principal constituyente de los yacimientos en el área.

El instrumento utilizado en el yacimiento, fue el magnetómetro portátil, marca SCINTREX, tipo FLUXGATE, modelo MF-2-100, el cual mide la componente vertical del campo magnético.

La magnetometría se basa en la medición (utiliza un magnetómetro) de las variaciones del campo magnético. Se define como el espacio a través del cual la fuerza o influencia de un magneto es ejercida y se presenta gráfica mente como una serie de líneas curvas y continuas que indican la dirección de la fuerza magnética en cualquier punto del campo. A dicha fuerza magnética se le conoce como intensidad magnética.

A cualquier variación del campo magnético normal de la tierra se le denomina con el término "Anomalía"; esas va riaciones pueden ser atribuídas a unidades litológicas y principalmente a estructuras mineralizadas con propiedades magnéticas.

Ahora bien, para que pueda ser registrada una anomalía magnética es requisito indispensable que exista suscepti bilidad de contraste, o sea una diferencia en la cantidad de lineas de fuerza magnética que fluyen a través de rocas.

Ahora, desde el punto de vista magnético, las rocas que constituyen la corteza terrestre pueden ser divididas -

- a) Diamagnéticas: Se Caracterizan por carecer de permeabilidad magnética; es decir, no permiten el paso de líneas de fuerza magnética a través de ellas; lo que origina una susceptibilidad negativa; aqui seincluyen a todas las rocas que no contienen minerales ferromagnéticos, como ejemplo la caliza, el yeso, etc.
- b) Paramagnéticas. Son aquellas rocas que distorsionan el campo magnético terrestre; concentran las líneas de fuerza en ellas, por lo tanto tienen susceptibilidad positiva; esto es debido a que contienen minerales ferromagnéticos. La concentración del número de líneas de fuerza es mayor en tanto aumenta el contenido de minerales ferromagnéticos hasta llegar a construir estructuras con un campo magnético propio, por ejemplo la magnetíta, ilmenita, pirrotita, franklinita, etc.

La técnica empleada para efectuar los estudios magnetomé

tricos consistió en cubrir el área seleccionada con líneas orientadas y trazadas topográficamente. Son paraielas entre sí y espaciadas a una distancia de 25m en zonas magnéticamente anómalas y levantamiento de detalle
La dirección de las líneas, así como su espaciamiento se
establecieron a partir de una línea base levantada también topográficamente, a partir de la cual se alinearon
las brechas con rumbo norte-sur; se instalaron las estaciones de lectura a intervalos de 12.5 m sobre cada línea.

Las observaciones magnetométricas se efectuaron con una lectura sobre cada estación establecida cuando la variación de los valores era normal. Se redujo la distancia donde se registraban valores fuera de rango.

El sistema es muy útil, porque permite diferenciar clara mente entre anomalías de zonas mineralizadas y zonas con mineral flotante cuya polaridad magnética es desorganiza da y sin continuidad lateral.

Las correcciones de las lecturas tomadas se hicieron de acuerdo a las variaciones del campo magnético; se procedió a tomar la primera lectura en la estación base previamente establecida y después, en un intervalo de 1 a 2 horas, la lectura en la misma base. Después el método que se sigue en la corrección, es construir una gráfica en la cual el eje de las abscisas corresponde a los -

tiempos transcurridos para cada estación de lectura, y el eje de las ordenadas dá los valores inicial y final de la estación base fijada. Por lo que las correcciones dependen principalmente del tiempo transcurrido entre - la lectura inicial en la base, hasta el momento de efectuar la que se corrige.

Los datos obtenidos después de tomadas y corregidas las lecturas se transcriben a un plano en el que se dibujan las líneas y estaciones de lectura localizadas y alinea das previamente en el campo; con esto, se elaboran planos de isovalores. Se unen las lecturas corregidas, por medio de curvas se toma en consideración su valor representado en gammas y con ello se obtiene la configuración del plano magnetométrico.

La unidad estandar utilizada en magnetometría es el - "oersted" que equivale al "gauss". En literatura geof $\underline{\mathbf{f}}$ sica, esta es una unidad muy grande para utilizarse. En la práctica, se usa más comunmente la "gamma" definida como 10^{-5} oersted.

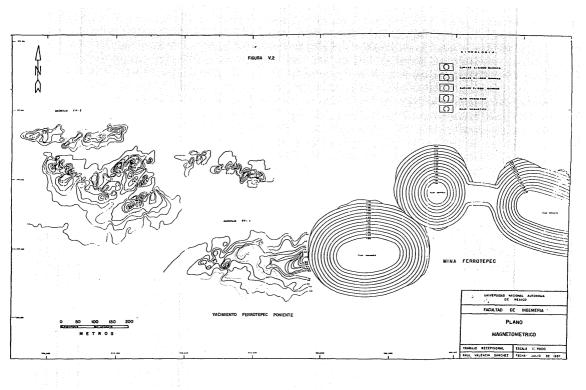
El objetivo de la magnetometría a detalle, es delimitar zonas anómalas de interés; mediante la interpretación - de los datos obtenidos en el campo y basados en los planos magnetométricos se puede determinar la distribución y geometría de la unidad magnética. Posteriormente se

confirma dicha interpretación por medio de exploración directa y se definen las causas de las anomalías.

El levantamiento magnetométrico realizado en Ferrotepec Poniente, dió resultados muy positivos. Se evidenciaron dos zonas anómalas, a las que se les denominó como anomalía FP-1 y anomalía FP-2; FP representa la abreviación del nombre del prospecto y el número es progresivo y arbitrario para cada anomalía. Figura V.2

La anomalía FP-1 se encuentra junto al tajo poniente de la mina Ferrotepec; tiene una longitud de 340 m y una - anchura variable de 100 a 30 m; presenta una conformación excéntrica alargada y está constituída por altos - magnéticos que varían de 5000 a 15000 gammas. La baja - intensidad que manifiesta la anomalía se debió a la profundidad en que se presenta el cuerpo mineralizado. No se registró un bajo magnético a causa del echado casi - vertical que tiene el cuerpo mineral.

La anomalía FP-2, es una faja casi continua con una longitud de 320m y amplitud variable de 200 a 50m. Está constituída por altos magnéticos que van de 30000 a -70000 gammas y bajos magnéticos de 25000 a 35000 gammas. El relieve magnético presenta cambios muy marcados que están relacionados con la profundidad a que se encuentra la mineralización.



Estas dos anomalías presentan algunos rasgos magnéticos, como deflexiones bruscas; alineamientos de curvas de isovalores y cambios de polaridad que sugieren la existencia de fallas, fracturas o interrupciones del cuerpo mineral.

Los barrenos de diamante perforados sobre la anomalía FP-1 reafirmaron plenamente su interpretación.

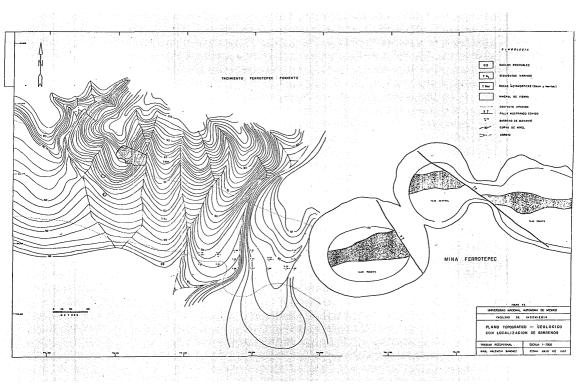
5.C Geologia superficial

Levantamiento geológico

Se realizaron caminamientos a lo largo de las mismas líneas utilizadas para el levantamiento magnetométrico: - los datos geológicos superficiales observados se refirie ron a las estaciones establecidas; así se facilitó la correlación entre los valores magnetométricos y los datos geológicos obtenidos.

Por medio de levantamientos geológicos a detalle, se localizó un afloramiento en la porción N-W del prospecto, con un área aproximada de 900m² de orientación E-W. Aparentemente esta pequeña masa mineral forma parte de un solo cuerpo, cuya estructura tiende a ser la de una masa tabular con echado casi vertical hacia el sur, aunque a profundidad no se tienen referencias de ello. Figura V.3

Ahora bien, debido a que los caminamientos fueron de una



raing a rich a rain in high right, before and the fift.

utilidad relativa a causa del paquete sedimentario y los suelos residuales que cubrían los yacimientos en esta zo na, se llevó a cabo como complemento de la información un levantamiento geológico con plancheta sobre el talud del tajo poniente de la mina Ferrotepec. Se basó este levan tamiento en dos vértices de control de la mina, ya conocidos. El procedimiento fue el siguiente: centrar el aparato en el primer vértice, tomar linea en el segundo e instalar un punto auxiliar lo más cerca posible al area que se mapea; dicho punto, se localiza por intersec ción; el aparato se centra en el segundo vértice y se to ma linea del primero. Ya con el aparato puesto en el punto auxiliar localizado se visa a cualquiera de los vértices, se dirigen radiaciones a los puntos de interés qeológico, como contactos, fallas y fracturas. Los puntos así obtenidos de las radiaciones, se reducen al hori zonte.

Se trasladan al plano adicionado a la mesa de trabajo con sus elevaciones; cabe aclarar que todo esto se hace
en el campo al momento de efectuar el levantamiento.

Con este levantamiento geológico con plancheta se pudo - delimitar una estructura mineralizada de forma tabular - con echado de 80º hacia el sur y un espesor de 40m. Este cuerpo se reduce a profundidad y está encajonado por rocas metamórficas de contacto (skarn y hornfels) tanto

al bajo como al alto. Toda la estructura está cubierta por una unidad sedimentaria de aproximadamente 25 a 30m de espesor y un echado de 18º hacia el sur, que pudo observarse desde el nivel +30 hasta el nivel -30. Ya que actualmente se encuentra en explotación, esta unidad se tumbó como tepetate.

La exploración del subsuelo se proyectó y realizó después de haber obtenido la máxima información tanto de magnetometría, como de geología superficial.

5.D Barrenación con diamante

SICARTSA. por medio de su departamento de exploración, elaboró un programa de barrenación con diamante en el - prospecto "Ferrotepec Poniente". Este programa tuvo como objetivo primordial, corroborar la interpretación basada en los estudios previos de magnetometría y geología superficial; además con los resultados de los barrenos - se pudieron evaluar las reservas de mineral de hierro, - el zoneamiento y las leyes del yacimiento. Algunos barrenos se perforaron exclusivamente con fines de exploración geológica.

El programa consistió en la perforación de 20 barrenos (4 inclinados y 16 verticales) con recuperación de núcleos dividido en dos etapas: la primera fue en plan piloto, consistente en 5 barrenos verticales, perforados -

con el fin de verificar la anomalía existente y la segunda de 16 para estudios a detalle.

Los barrenos se localizaron sobre una retícula topográfica orientada norte-sur. El espaciamiento entre barrenos fue de 50m con rumbo E-W y de 25m al N-S, para cubrir - las anomalías magnéticas. Figura V.3

Uno de los métodos más rápidos para conocer la posición, espesor, calidad de los cuerpos mineralizados y datos - del subsuelo en forma inmediata, es el de barrenación - con recuperación de núcleos; además esta técnica exploratoria es básica para definir estrategias de producción y beneficio metalúrgico del mineral.

Ya en el desarrollo de la barrenación y debido a la poca dureza del material superficial, se usaron brocas tricónicas de 4½" y 2¾" hasta atravesar el paquete de rocas sedimentarias; posteriormente, se continuó con broca de diamante diámetro "NQ" (2¾) con recuperación de núcleos en rocas metamórficas y con mineral de hierro.

Las muestras de canal, obtenidas con broca tricónica se muestrearon cada 5 metros y se almacenaron en bolsas de polietileno etíquetándolas con el número de barreno y - la profundidad correspondiente al intervalo muestreado.

Los núcleos recuperados se clasificaron megascópicamente

y fueron almacenados en cajas de madera, debidamente identificadas con el número de barreno y el tramo perforado correspondientes.

La profundidad total de los barrenos se fijó con base a las características litológicas de los núcleos recuperados, en el espesor y geometría de los cuerpos encontrados en los barrenos adyacentes; también se consideró con veniente no alcanzar profundidades mayores a 250 metros, ya que se estima incosteable la extracción de minerales a esas profundidades.

Para llevar a cabo el programa se utilizaron dos perforadoras marca LONG YEAR modelo 38, una perforadora marca - LONG YEAR modelo 44, 3 bombas para fluídos de perforación marca BEAN-ROYAL modelo 535 R.O.

Con el objeto de comprobar la verticalidad e inclinación de los barrenos perforados, se hicieron una serie de observaciones con inclinómetros de medición que no se afectaran con el magnetismo local.

Dichas observaciones se hicieron con la ayuda de un barril muestreador NQ, al cual se le adaptó en su base, - con una cápsula de aluminio desmontable, con un espacio anular interno en donde se coloca una probeta de cristal desechable con 5cm de ácido fluorhídrico diluído en aceite soluble al 10%. Esto provoca una reacción exotérmi-

ca y marca en el cristal la traza del nivel superior de la solución después de permanecer dentro del barreno a la profundidad investigada durante 10 minutos. la determinación de la inclinación del barreno corresponde - al ángulo formado entre el nivel que se marco en el cristal de la probeta y el eje mayor de la misma a partir - de la horizontal. El rumbo no puede ser determinado con este método.

El total de metros perforados fue de 3293.39; de los cuales 737.50m se barrenaron con broca tricónica sin recuperación y 2555.89m con broca de diamante y una recuperación total de 91.64% de los cuales corresponden, 1663.87m a tepetate y 892.02 a mineral con 88.44 y 97.62% de recuperación respectivamente; por tanto se obtuvieron resultados satisfactorios.

CAPITULO VI

6. YACIMIENTOS MINERALES

El yacimiento Ferrotepec Poniente forma parte del depósito Ferrotepec; el conjunto pertenece a una pequeña porción de el distrito ferrífero "Las Truchas", en el cual las condiciones geológicas son muy similares. Se sitúa en la parte central de la provincia metalogenética de la Sierra Madre del Sur en la costa del Pacífico (Salas, G., 1980), que abarca los estados de Jalisco, Colima, Michoacán y Guerrero.

Los procesos que dieron origen a los yacimientos ferrif<u>e</u> ros en el distrito, como se mencionó anteriormente, fueron producto de metasomatismo de contacto, debido a intrusiones ácidas e intermedias del Cenozoico Inferior en rocas carbonatadas cretácicas (Gómez, 1961, Zamora et al. 1975, Mapes, 1959)

La abundancia de granate y epidota presentes en el yacimiento confirma este proceso.

6.A Descripción de los cuerpos minerales

El área correspondiente a la porción estudiada en el yacimiento Ferrotepec Poniente, presenta formas topográficas suaves con elevaciones medias de 60 m.s.n.m.; los -afloramientos son muy escasos debido tanto al depósito -

de sedimentos marino-terrígenos de plataforma, como a - las acumulaciones de suelos residuales; sin embargo, mediante la interpretación geológica del subsuelo, se pudo apreciar que la estructura mineralizada se prolongaba - con rumbo este-oeste; está constituída esencialmente por magnetita y un echado entre 70° y 80° hacia el sur. Su espesor promedio es de 40m y su longitud de 300m, considerada desde la mina Ferrotepec hasta el barreno F-78 límite de la mineralización hacia el poniente en donde el espesor del cuerpo mineral es muy irregular y se adelgaza hasta perderse totalmente (barrenos F-86 y F-95). El cuerpo profundiza a -120m bajo el nivel del mar y tiene una elevación general de +20m.s.n.m.

Las rocas encajonantes pueden observarse tanto al norte como al sur de la estructura y corresponden al tipo de - rocas metamórficas de contacto principalmente skarn de epidota y granate, además el mineral se encuentra intrusionado por diques de aplita y diorita.

6.B MINERALOGIA

En el yacimiento de hierro "Ferrotepec Poniente" la mena está constituída principalmente por magnetita de color - negro azulado y brillo metálico. En algunas zonas se - presenta en cuerpos de magnetita masiva, compacta y de cristalización homogénea y en otras, asociada con roca - metamórfica del tipo skarn de granate y epidota que en forma convencional se le ha clasificado como mineral de magnetita diseminada. Dentro del cuerpo mineralizado se encuentran minerales de ganga representados por: pirita, calcopirita, granate, epidota, hornblenda, cuarzo, clorita y calcita. Los sulfuros de fierro se consideran impurezas por su contenido de azufre pero este no es mayor del 3%. El contenido de fósforo, como impureza, únicamente se presenta como indicios.

La hematita se presenta en este yacimiento en una porción mínima; este mineral se origina cuando la magnetita se encuentra en un medio reductor y por ello pasa de estado ferroso al férrico.

En las partes superiores del cuerpo se observa como la oxidación afectó a los sulfuros de hierro y forma los m $\underline{\mathbf{n}}$ nerales goethita-limonita.

Los minerales que constituyen la mena y la ganga, pueden ser diferenciados de acuerdo a su origen en hipogenéticos y supergenéticos. (Tabla VI.1)

MI	NERALES HIPOGENETICOS PRIMARIOS
	TABLA VI.1.
VARIEDAD	FORMULA
Magnetita	Fe ₃ 0 ₄
Especularita	Fe ₂ 03
Pirita	Fe S ₂
Calcopirita	Cu Fe S ₂
Granate Variedad Andradita	Ca ₃ Fe ₂ (S1 0 ₄) ₃
Yeso	CaSO ₄ _ 2 _ H ₂ _ 0
Cuarzo	Si 0 ₂

MINERALES SUPERGENETICOS SECUNDARIOS

Hematita	Fe ₂ 0 ₃
Limonita	H Fe 0 ₂
Goethita	H Fe 0 ₂
Epidota	Ca ₂ (Al, Fe) ₃ O(OH) Si O ₄ Si ₂ O ₇
Clorita	Mg ₅ Al (OH) ₈ Al Si ₃ O ₁₀
Sericita	(Al SiO ₃ O ₁₀) K, Al (OH) ₂

Los minerales supergenéticos se formaron por alteración de los primarios; se presentan como pseudomorfos de - ellos.

A continuación se describirán algunos de estos minerales:

MAGNETITA

Es el mineral más importante en el yacimiento; constituye casi la totalidad del mineral de mena. Es de color negro azulado, raya negra, brillo metálico y algo muy característico de este mineral son sus propiedades magnéticas, aparece en masas de grano basto o fino. o en agregados compactos. Al microscopio generalmente se pre senta en masas compactas con inclusiones o vetillas de otros minerales.

HEMATITA

El segundo mineral de importancia de los yacimientos del distrito lo constituye la hematita; su abundancia es muy reducida en relación a la magnetita. Megascópicamente presenta color pardo rojizo, raya roja, ligeramente magnética; se presenta en masas compactas. Al microscopio se observa dentro de la magnetita y en los bordes de ésta.

La mayor parte de la hematita presente es probable que -

sea un producto de la alteración de la magnetita por procesos supergenéticos, por lo que es más abundante en la zona de oxidación. Además se presentan algunas variedades en la hematita, siendo la más frecuente la martita, que es un mineral pseudomorfo de la magnetita, originado por la oxidación de ésta, de aspecto poroso y débilmente magnética; en menor abundancia se encuentra la especularita, sin llegar a constituir menas; existe sólo como relleno de fracturas, tanto en los cuerpos minerales como en las rocas encajonantes.

PIRITA

La pirita se encuentra en gran cantidad diseminada dentro de la mena o como vetillas, las que en ocasiones lle gan a tener hasta 1.5cm de espesor. Sus cristales desarrollan hábito cúbico, pero también se pueden observar de forma irregular, variando sus tamaños de 0.01-1.00cm

Es uno de los minerales de ganga más abundantes de la estructura mineralizada, siendo eliminado en la zona de oxidación por procesos de lixiviación.

CALCOPIRITA

La Calcopirita se encuentra en cantidades muy reducidas, por lo general asociada con la pirita en pequeñas vetillas, también existe·diseminada o en pequeñas fracturas dentro de la roca encajonante.

Tanto la pirita como la calcopirita son de origen hidrotermal:

MINERALES DE OXIDACION

La alteración por exidación afectó tanto a la mena como a la roca encajonante, normalmente en la parte superior. En la mena se manifiesta por la alteración de los sulfuros y da como resultado los minerales goethita y limonita. En la roca encajonante el intemperismo produjo arcilla residual conocida como suelos lateríticos de color rojizo, lo cual indica una concentración de hidróxidos de fierro; sin embargo estos suelos no llegan a formar una mena por su bajo contenido de fierro.

La sucesión mineralógica indica el orden de depositación de los diferentes minerales que constituyen un yacimiento. Este orden depende de la evolución de las condiciones físico-químicas del medio donde se formó.

La sucesión relativa de los minerales hipogenéticos del depósito parece guardar el siguiente orden (G. Arriaga - 1968).

- 1. Granate
- 6. Hornblenda
- Magnetita
- 7. Pirita
- 3. Calcopirita
- 8. Epidota
- 4. Cuarzo
- 9. Clorita
- Sericita

La temperatura de formación del yacimiento puede defini \underline{r} se por la presencia generalizada de granate variedad andradita cuya temperatura de formación es de $800\,^{\circ}\text{C}$ aprox \underline{i} madamente.

Según Lindgren la formación de silicatos de calcio ocurre entre 400 y 500°C. Además se ha visto a partir de - análisis texturales (G. Arriaga 1968) que los minerales de mena se depositaron después de la formación del Skarn de granate; por lo que es muy probable que la temperatura de formación haya estado entre 600 y 700°C

5.C GENESIS

Tomando en consideración las características estructurales del yacimiento, su composición mineralógica, así como sus relaciones con las rocas encajonantes, es evidente que el origen del yacimiento está intimamente ligado
con la intrusión de magma en rocas sedimentarias calcáreas; ésto ocasiona el metamorfismo igneo y metasomatismo de contacto, por lo que el yacimiento pertenece a este grupo; es decir, a yacimientos ferriferos de metasoma
tismo de contacto. La abundancia de granate y epidota en el yacimiento caracteriza a este proceso.

En las rocas en las cuales se ha introducido un magma, ocurren profundos cambios físico-químicos, mineralógicos y texturales ocasionados por calentamiento e infiltración de constituyentes magmáticos.

Si los efectos son térmicos y sin adición de nuevos materiales se efectúa un metamorfismo de contacto, manifestado por cambio textural y de composición mineralógica en la zona marginal del intrusivo.

Dicho metamorfismo es más intenso en las proximidades - del intrusivo; disminuye a medida que se aleja del mismo y forma a su alrededor una aureola metamórfica. Los cambios se deben al calor, la presión y los volátiles del - magma.

En el área referida en el presente trabajo, los procesos descritos tuvieron lugar en rocas carbonatadas (caliza) - con la consiguiente eliminación de C O₂ y la descarbonatación de las mismas; debido a las elevadas temperaturas aportadas por el intrusivo tiene lugar la formación de - los minerales granate y epidota y da como productos del metamorfismo el skarn y el hornfels. Se tiene una zona interior, cercana al intrusivo, constituída por hornfels y anfibolitas; una zona intermedia representada por skarn de granate y epidota y una zona periférica formada por caliza recristalizada y silicificada. Todas estas rocas se encuentran asociadas al mineral de hierro como roca - encajonante.

Otro factor muy importante para la formación de este ti-

po de yacimientos es el proceso de disolución y reemplazamiento llamado "metasomatismo", en el cual una disolución portadora de mineral, que normalmente está a temperatura elevada, puede reaccionar con otro mineral y disolverlo por entero o en parte y simultáneamente depositar otro en su lugar.

Los procesos térmicos en la formación del yacimiento actuaron sobre rocas calcáreas; éstas sufren una transformación a rocas silicatadas. Luego, las adiciones de la cámara magmática aportaron los constituyentes para la formación de los depósitos de óxidos de fierro; además, el agua magmática debió haber contribuido en mucha parte para el transporte de los óxidos; estos pudieron haber sido transportados como cloruro ferroso, que por cambio en la fugacidad del oxígeno provocaron la precipitación del metal en forma de óxidos.

Además de grandes aportaciones de minerales de mena, durante la fase metasomática, hubo pérdidas en las rocas - calcáreas de bióxido de carbono y óxido de calcio.

Actualmente los técnicos de la Superintendencia de Geolo gía y Exploración de SICARTSA manejan otra hipótesis genética, en partícular para los depósitos de "El Volcán", que pertenecen al mismo distrito ferrífero "Las Truchas".

Los eventos en los que basan su hipótesis se resumen de la siguiente manera:

a) Depósito de la secuencia vulcanosedimentaria de edad Jurásico Medio-Cretácico inferior en el fondo de los mares geosinclinales y de plataforma. Durante esta etapa, los magmas al enfriarse despedían gases de cloruro ferroso y de silicio, los cuales al entrar en contacto con el agua de mar se precipitaban en una mezcla fina de óxido de hierro y sílice según la siguiente ecuación:

3 Fe Cl $_3$ + 4 H $_2$ 0 \longrightarrow Fe $_3$ 0 $_4$ + 8 H Cl + Cl
El cloro libre se asocia con el sodio disuelto en el agua marina para formar Na Cl
En condiciones de reduccion se precipitan principalmente magnetita y sulfuros, así como calcita cuando

b) Basculamiento de la secuencia por efectos de la subducción. Durante este período se forman grandes masas batolíticas de composición granodiorítica-sienítica.

el fondo se saturaba de bicarbonatos.

- c) Removilización por efectos de la temperatura y soluciones neumatolíticas e hidrotermales del mineral se dimentario preexistente.
- d) Depósito del mineral sobre planos de estratificación concordantes con la secuencia vulcanosedimentaria y sobre fracturas. Durante esta misma etapa, y por -

los mismos fluídos se desarrolla la alteración (potásica, granatización y silificación) de las rocas encajonantes.

- e) Intrusión de diques de aplita y microdiorita, que afectan el cuerpo intrusivo, a la secuencia vulcanosedimentaria y a la mineralización.
- f) Alteración hidrotermal (caolinización, sericitización de la roca encajonante y alteración supergénica (oxidación) por intemperismo de los cuerpos minerales.

6.D CALIDAD DEL MINERAL

El mineral encontrado con la barrenación de diamante en el yacimiento Ferrotepec Poniente, en general es de buena calidad tanto por su contenido de hierro como por el bajo contenido de impurezas y que al ser tratado por métodos de concentración magnética a baja intensidad, puede ser enriquecido.

El mineral de hierro tiene como leyes medias promedio, las siguientes:

Hierro Total 46.23%

Hierro Magnético 36.60%

CAPITULO VII

EVALUACION

7.A Muestreo v Análisis de Núcleos

Los núcleos recuperados de los barrenos perforados condiamante en el yacimiento Ferrotepec Poniente, fueron muestreados y analizados. El objetivo fue cuantificar sus contenidos químicos y de esta forma conocer las leyes medias de hierro e impurezas presentes en el yacimiento.

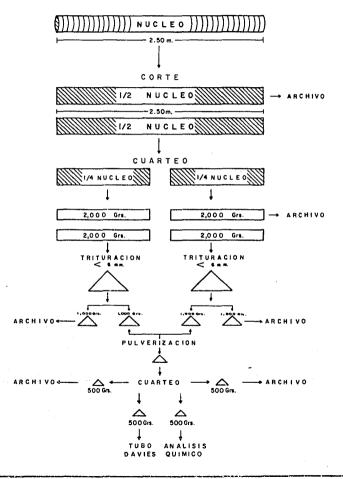
Para efectuar los análisis químicos, primeramente los n $\underline{\alpha}$ cleos de barrenación fueron seccionados longitudinalmente con discos de diamante y posteriormente cuarteados a intervalos de 2.50m; se tomó como referencia el nivel del mar, con el fin de obtener muestras representativas de acuerdo con los niveles de explotación.

La preparación mecánica de las muestras incluyó:

- Corte de núcleos
- Trituración
- Cuarteo v
- Pulverización

El procedimiento empleado en la preparación mecánica de los núcleos, se muestra en el diagrama VII.1

DIAGRAMA PARA EL MUESTREO DE NUCLEOS



Las muestras de mineral de hierro así obtenidas de los núcleos fueron analizadas por:

- a) Hierro total
- b) Hierro magnético

Cada quinta muestra, representativa de un banco de nivel de explotación en intervalos de 10m, fue analizada por:

- a) Fósforo
- b) Azufre
- c) Silice

La determinación de los contenidos de hierro total, fó<u>s</u> foro, azufre y sílice, se efectuó por vía humeda y del hierro magnético mediante el método Satmagan.

Se analizaron un total de 335 muestras con mineral de hierro.

Se consideró el mineral de hierro como mena, cuando el contenido de hierro magnético fue mayor de 20% y menor de 35% para mineral diseminado y de 35% en adelante para mineral masivo.

7.B Registros gráficos de barrenos

Por cada barreno perforado se elaboró un registro gráfico (geolograma) con el propósito de hacer más explícita la información, anotando en cada geolograma los datos -

del barreno.

- a) Nombre del yacimiento
- b) Localización
- c) Número de barreno
- d) Elevación
- e) Rumbo
- f) Inclinación
- q) Diámetro del núcleo
- h) Profundidad total
- i) Compañía y tipo de perforadora empleada
- i) Fecha de inicio y terminación del barreno.

También se muestra la información geológica; se anota la descripción litológica y mineralógica de los materiales cortados, se indican las profundidades, espesores y el porcentaje recuperado.

Igualmente se muestran los resultados de análisis químicos con número de muestra e intervalo muestreado. Se anota también el peso específico por muestra y el perfil litológico con su símbología respectiva, escala 1:500.

Por último algo importante que debe referirse es el nivel del mar, como base para los tramos de muestreo.

Figura VII.1

UNIVERSIDAD NACIONAL AUTONOMA DE MEXICO

DESCRIPCION DE BARRENOS | PAGE | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 | 1/4 2 2 4 4 MINESTALO MANUES GUMEOS SE LAS MIESTANS (TEL PRO-WET 105 14 CLEOS 23 93 42 95 PECA EL FALLA PORFIGO DIGNITICO | Section | Sect 3110 1300 P10 9 He 1440 31.74 14 10 3373 | 14 14 15 10 3473 | 17 14 16 10 3480 | 17 14 17 20 1410 | 17 14 17 20 1410 2004 4499 1124 17 20 440 2004 4499 1124 SATURES DESCRIPTION | 000 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 | 100 SHARM OF CHANGE TO EPOOLS CON TRACAS to rottibo oldaitico

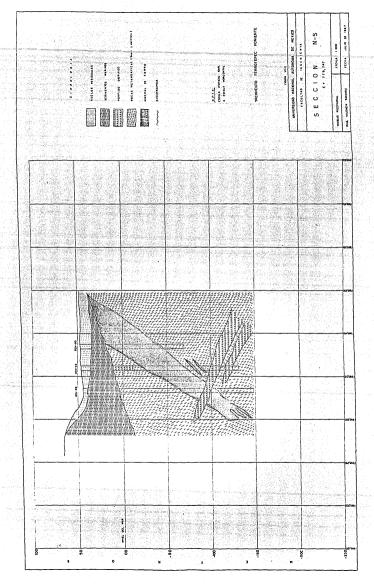
7.C Secciones Geológicas

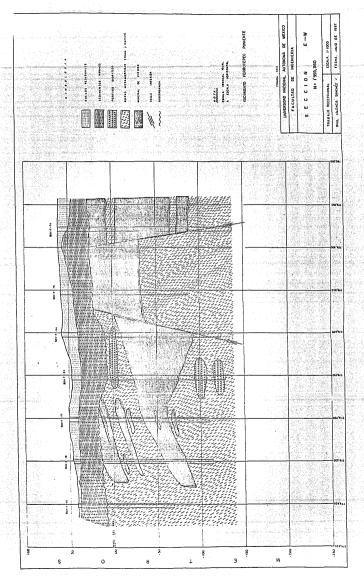
De la información geológica obtenida de los núcleos de la barrenación en el yacimiento Ferrotepec Poniente, se elaboraron secciones geológicas para definir la distribución del cuerpo mineral en el espacio.

Los barrenos colocados en las secciones se correlacionaron con los adyacentes; se tuvieron en consideración las
leyes medias de los intervalos con mineral y la proyección de los rasgos estructurales, para la configuración
del depósito y de esa manera poder determinar los despla
zamientos que sufrió el cuerpo mineral. Figuras VII.2 y 3
Cuando los barrenos no se alojan en una sección, se proyectan perpendicularmente a la más próxima, siempre que
la distancia a la que fuera a proyectarse no rebasara los 10m.

Para la interpretación del yacimiento se elaboraron 11 secciones verticales en escala 1:1000, de las cuales 8 corresponden a secciones norte-sur con una separación - entre ellas de 50m y 3 con orientación oriente-poniente y separación de 25m.

Como la explotación del yacimiento no será selectiva, - sino que se utilizará el sistema de tajo abierto; cuando se encontraron tramos de material estéril no mayores de 2.50m dentro de la estructura mineralizada, éstos -





fueron incluídos dentro de la mena; se tomó en cuenta la dilución del contenido en fierro con la consecuente disminución de las leyes en hierro total y magnético.

7.D Leyes Medias

Las leyes medias se calcularon de acuerdo a los result<u>a</u> dos de los análisis químicos obtenidos en el laboratorio.

Primeramente se calculó la ley media por barreno y se combinó después con la de los barrenos adyacentes; así
se obtiene la ley media por sección; combinada ésta, con
las leyes medias de las otras secciones dió como resulta
do la ley del yacimiento.

Las leyes medias se calcularon de acuerdo a las siguientes relaciones:

Lm B = Ley media del Barreno

Pe = Peso específico por muestra

6 = Por ciento en ley por muestra

Lm S = Ley media de la sección

Cm B = Corte en mineral (por barreno existente en la sección)

Lm Y = Ley media del yacimiento

Cm S = Corte en mineral de las secciones.

El cálculo de leyes medias por sección se presenta en la tabla No..VII.2

7.E Reservas de mineral de hierro

7.E.1 Definición de las reservas

Se definen como reservas de mineral de hierro, las acumu laciones explotables para la producción de hierro y acero en las condiciones tecnológicas, económicas y locales existentes.

Las reservas consideradas como tales, se agrupan en probadas o positivas y probables, aunque las diferentes categorías pueden ser objeto de aumento o disminución; en el caso de las reservas probadas éstas pueden variar de<u>n</u> tro de un rango de 20% con relación a lo estimado, basado en la consideración de que el reemplazamiento no es homogéneo sino que se restringe a determinados horizontes seleccionados; se debe restar un porcentaje del orden del 20% a dichas reservas con la intención de tener un margen de seguridad dentro de los cálculos estimados.

La evaluación de las reservas positivas se realizó tomando en consideración las secciones geológicas construídas con los barrenos perforados. Cuando existe únicamente un solo barreno, se tomó como mineral positivo el que se encuentra dentro de una área de 25m alrededor del barreno mismo:

No todo el mineral localizado es técnica o económicamente explotable y recuperable, sino que está en función de las características geológicas del yacimiento y del método seleccionado para su extracción.

7.E.2 Método de cálculo

Para el cálculo de las reservas positivas de mineral de hierro del yacimiento Ferrotepec Poniente, se consideró al mineral contenido entre secciones geológicas, esto es, entre cada dos secciones contiguas o adyacentes en función de su espesor, ley mínima de 20% de hierro magnético y tomando como superficie mineralizada la calculada con planímetro polar en las secciones geológicas escala 1:1000.

Para obtener el volumen, se utilizó el método del prismoide, dada la conformación estructural del yacimiento.

La fórmula del método es:

$$V_{1-2} = \frac{(A_1 + A_2)}{3} + \sqrt{A_1 \times A_2} \times D_1 - 2$$

Donde:

V1-2 = Volumen del cuerpo mineralizado comprendido entre las secciones 1 y 2

A₁, A₂ = Area mineralizada en cada una de las secciones.

D_{1.2} = Distancia entre las dos secciones.

El peso específico del mineral, se consideró de 3.5 para el diseminado y de 4.0 para el masivo.

Para obtener el resultado final en toneladas de mineral de hierro, se multiplica el volumen por la densidad del mineral y se suman los tonelajes de cada uno de los bloques calculados.

UNIVERSIDAD NACIONAL AUTONOMA DE MEXICO FACULTAD DE INGENIERIA YACIMIENTO FERROTEPEC PONIENTE

YACIMIENTO FERROTEPEC PONIENTE TABLA DE LEYES MEDIAS POR SECCION TABLA VII 2

SECCION	BARR.	MAG	GNETITA 1	ASIVA	MAGN	TITA DIS	MINADA	TOL	AL POR BAR	RENOS	TO	FAL POR SE	CION
	INFLU.	CORTE	Fe M.	Fe TOT.	CORTE	Fe MAG.	Pe TUT.	CORTE	Fe MAG.	Fe TOT.	CORTE	Fe MAG.	Fe TOT.
9,599	F-95	0.00	-0-	-0-	0.00	-0-	-0-	0.00	-0-	-0-	0.00	-0-	-0-
9,649	F-86 F-78 F-78I	0.00 36.56 0.00	- 0 - 40.26 - 0 -	- 0 - 49.32 - 0 -	0.00 15.28 2.50	- 0 - 28.92 20.25	- 0 - 38.53 28.85	0.00 51.84 2.50	- 0 - 36.92 20.25	- 0 - 46.14 25.85	54.34	36.15	45.21
9,699	F-87 F-77 F-77I	5.00 34.55 10.00	39.20 40.08 46.38	49.20 49.40 54.35	20.00 19.21 7.50	23.50 28.86 29.85	32.60 38.50 38.07	25.00 53.76 17.50	26.64 36.07 39.30	35.92 45.51 47.37	96.26	34.21	43.36
9,747	F-88 F-93 F-80	13.89 47.50 46.15	41.60 41.12 36.00	51.00 51.15 49.00	17.01 5.00 11.45	27.10 27.20 24.00	38.30 38.15 32.00	30.90 52.50 57.60	33.62 39.79 33.61	44.01 49.91 45.62	141.00	35.91	46.86
9,797	F-89 F-94 F-81	45.05 37.50 7.50	41.23 45.06 36.40	50.46 54.67 45.50	44.25 52.24 0.00	24.61 27.19 - 0 -	34.10 37.05 - 0 -	89.30 89.74 7.50	32.99 34.66 36.40	42.35 44.41 45.50	186.54	33.93	43.47
9,847	F-90 F-96 F-76I	57.58 29.70 0.00	42.38 47.36 - 0 -	52.59 56.31 - 0 -	41.34 21.02 0.00	28.48 28.65 - 0 -	37.99 38.74 - 0 -	98.92 50.72 0.00	36.57 39.61 - 0 -	46.49 49.03 - 0 -	149.64	37.60	47.35
9,897	F-75 F-75I	38.41 30.71	44.00 47.00	53.34 56.00	21.34 0.00	25.15 - 0 -	34.55 - 0 -	59.75 30.71	37.27 47.00	46.63 56.00	90.46	40.57	49.81
	F-92 F-74 F-79	30.00 80.00 0.00	42.08 46.94 - 0 -	52.72 56.57 - 0 -	10.00 28.78 25.00	24.91 30.13 22.63	35.55 38.78 28.95	40.00 108.78 25.00	37.79 42.49 22.63	48.43 51.85 28.95	173.78	38.55	47.77
RESUMEN:		550.10	42.77	52.61	341.92	26.67	35.98	892.02	36.60	46.23	892.02	36.60	46.23

El cálculo de las reservas se hizo sobre: secciones geológicas norte-sur. secciones geológicas este-oeste.

El total de reservas evaluadas se presenta en la Tabla VII.3

TABLA VII.3 CALCULO DE RESERVAS...

RUMBO DE	TONEL		
LAS SECCIONES	MASIVO	DISEMINADO	TOTAL
Norte-Sur	4'255,676	1'304,914	5'565,590
Este-Oeste	3'792,792	1'013,774	4'806,566
PROMEDIOS	4'024,234	1'159,344	5'183,578

La situación actual del yacimiento Ferrotepec de acuerdo con el incremento de reservas calculadas se observa en la Tabla VII.4 TABLA VII.4. ...

MILLONES DE TONELADAS

AÑO DE ESTIMACION	CALCULADAS	EXTRAIDAS	IN SITU	RECUPERA- BLES 90%
1974	14.6	10.5	4.1	3.69
1982	5.2	0.0	5.2	4.68
TOTALES	19.8	10.5	9.3	8.31

En las tablas VII.5 y VII.6 en base al método descrito anteriormente se detallan los cálculos de reservas positivas.

-63 UNIVERSIDAD NACIONAL AUTONOMA DE MEXICO PACINTADA DE TROSNESES VACUMENTO FERROTEPEC PONIENTE

and the second of the			E INGENIERI			
			ROTEPEC PON			
	CALCULO DE	RESERVAS NORTE		EN SECCIONE	s	
		MAGNETI	TA MASIVA	TABLA VI	1.5	lika adalah sasah Kabupatèn Jawa
SECCIONES	BARRENOS QUE INFLUYERON	AREA M ²	DISTANCIA SECCIONES M	VOLUMEN	P.E.	TONELADAS METRICAS
779,921 INFLUENCIA(E)	74,79,92	3,400	50	170,000	4.0	680,000
779,921 779,897	74,79,92 75,751	3,400 3,700	24	85,144	4.0	340,576
779,897 779,847	75,751 76,761,90	3,700 4,025	50	193,066	4.0	772,266
779,847 779,797	76,761,90 81,89,94	4,025 3,800	50	195,583	4.0	782,334
779,797 779,747	81,89,94 80,88,93	3,800 3,350	50	178,616	4.0	714,466
779,747 779,699	80,88,93 77,771,87	3,350 1,775	48	126,050	4.0	504,200
779,699 779,649	77,771,87 78,781,86	1,775 1,425	50	79,833	4.0	319,334
779,649 INFLUENCIA(W)	78,781,86	1,425	25	35,625	4.0	142,500
			TOTALES:	1'063,917		4'255,676

MAGNETITA DISEMINADA.

SECCIONES	BARRENOS QUE INFLUYEN	AREA M ²	DISTANCIA SECCIONES M	volumen M ³	P.E.	TONELADAS METRICAS
779,921 INFLUENCIA(E)	74,79,92	2,325	50	116,250	3.5	406,875
779,921 779,897	74,79,92 75,751	2,325 537	24	66,316	3.5	232,107
779,897 779,847	75,751 76,761,90	537 350	50	22,000	3.5	77,000
779,847 779,797	76,761,90 81,89,94	350 1,325	50	39,250	3.5	137,375
779,797 779,747	81,89,93 80,88,94	1,325 1,050	50	81,316	3.5	284,607
779,747 779,699	80,66,93 77,771,87	1,050 450	48	36,450	3.5	127,575
779,699 INFLUENCIA(W)	77,771,87	450	25	11,250	3.5	39,375
			TOTALES:	372,832		1'304,914

TOTAL MAGNETITA MASIVA 4°255,676 TON TOTAL MAGNETITA DISEMINADA 1'309,914 TON

GRAN TOTAL:

5'565,590 TON

UNIVERSIDAD NACIONAL AUTONOMA DE MEXICO UNIVERSIDAD NACIONAL MOTOMORA DE VILLES FACULTAD DE INGENIERIA YACIMIENTO FERROTEPEC PONIENTE

CALCULO DE RESERVAS POSITIVAS EN SECCIONES CALCOLO DE

ESTE - OESTE MAGNETITA MASIVA TABLA VII.6

SECCIONES	BARRENOS QUE INFLUYEN	AREA M ²	DISTANCIA SECCIONES M.	VOLUMEN	P.E.	TONELADAS METRICAS
1'995,385 INFLUENCIA(N)	79,80,81	5,175 5,175	25.00	129,375	4.0	517,500
1'995,385 1'995,360	79,80,81 74,76,77,78 93,94,95	5,175 16,100	25.00	253,358	4.0	1'013,433
1'995,360 1'995,335	74,76,77,78 93,94,95 75,86,87 88,89,90,92	16,100 9,799	25.00	320,491	4.0	1'281,966
1'995,335 INFLUENCIA(S)	75,86,87 88,89,90,92	9,799 9,799	25.00	244,974	4.0	979,896
- 1	·		TOTALES:	948,198		3'792,792

MAGNETITA DISEMINADA

			DIBBITITION			
SECCIONES	BARRENOS QUE INFLUYEN	AREA M ²	DISTANCIA SECCIONES	VOLUMEN M ³	P.E.	TONELADAS METRIDAS
1'995,385 INFLUENCIA(N)	79,80,81	1,025 1,025	25.00	25,625	3.5	89,687
1'995,385 1'995,360	79,80,81 74,76,94,93 77,78,95	1,025 3,350	25.00	51,900	3.5	181,650
1'995,360 1'995,335	74,76,94,93 77,78,95 75,86,87,88 89,90,92	3,350 4,450	25.00	98,375	3.5	244,312
1'995,335 INFLUENCIA(s)	75,86,87,88 89,90,92	4,550 4,550	25.00	113,750	3.5	398,125
			TOTALES:	289,650		1'013,774

TOTAL MAGNETITA MASIVA 3'792,792 TON.

TOTAL MAGNETITA DISEMINADA 1'013,774 TON.

GRAN TOTAL:

4'806,566 TON.

CAPITULO VIII

8. Conclusiones y recomendaciones

8.A Conclusiones

Con los barrenos perforados se lograron cumplir los principales objetivos trazados para el "Prospecto Ferrotepec Poniente"; se incrementaron las reservas de mineral de hierro en 5.2 millones de toneladas y se estimó que el yacimiento tiene como ley media promedio 36.60% de fierro magnético y 46.23% de fierro total.

La exploración directa del yacimiento consistió básicamente en la perforación de 16 barrenos con diamante, 12 verticales y 4 inclinados con un metraje total de 2425m; de estos, 1687.50m se perforaron con coronas de diamante de diámetro NO (2 3/4-2 3/8) con recuperación de núcleos y 737.50m con brocas tricónicas y obtención de muestras de canal; del total de metros perforados, 573.32m cortaron mineral de hierro y 1851.58m rocas sin mineralización.

Las recuperaciones de núcleos fueron de 559.69 y - - - 1036.90m para mineral de hierro y roca no mineralizada, respectivamente. En porciento, éstas son de 97.62 para el mineral de hierro, 93.06% para roca sin mineralización y de 94.61% para el total nucleado. Estas recuperaciones son bastante aceptables.

La columna geológica que aflora en la región comprende rocas ígneas, sedimentarias y metamórficas, sin embargo las rocas encajonantes son skarn y hornfels producto del metamorfismo ígneo. Los cuerpos minerales se encuentran cubiertos en discordancia erosional por depósitos sedimentarios marinos del Mioceno.

La mineralización de hierro está constituída principalmente por magnetita.

El origen del yacimiento está relacionado con la intrusión granodiorítica en rocas sedimentarias calcáreas.

En las rocas en las cuales se ha introducido un magma - ocurren profundos cambios físicos, químicos, mineralógicos y texturales ocasionados por calentamiento e infiltración de constituyentes magmáticos.

Si los efectos son térmicos y sin adición de nuevos mat<u>e</u> riales se efectúa un metamorfismo de contacto, manifest<u>a</u> do por cambio textural y de composición mineralógica en la zona marginal del intrusivo.

Otro factor muy importante para la formación de este tipo de yacimientos, es el proceso de disolución y reempla
zamiento llamado metasomatismo, en el cual una disolución portadora de mineral, que normalmente está a temperatura elevada, puede reaccionar con otro mineral y disolverlo por entero o en parte y simultáneamente deposi-

144,4534 F. H. Angun Hang 244 (4)

tar otro en su lugar. Luego las adiciones de la cámara magmática aportaron los constituyentes para la formación de los depósitos de óxidos de fierro. Por lo que el yacimiento pertenece al tipo de yacimientos ferriferos de metasomatismo de contacto.

8.B Recomendaciones

De acuerdo a los resultados de análisis, evaluación geológica e interpretación geofísica del yacimiento, es recomendable perforar por lo menos 3 barrenos, para definir los límites del tajo de explotación; además se tiene posibilidad de incrementar las reservas.

Los barrenos propuestos son:

BARRENO	LO	CALIZA	PROFUND I DAD	
F-79	25 m	al N	de F-80	100.00 m
F-97	25 m	al S	de F-89	220.00 m
F-98	25 m	al S	de F-90	220.00 m

Es recomendable también continuar con los estudios geológico-magnetométricos, barrenación piloto y a detalle si se requiere, sobre la anomalía FP-2 localizada en la porción NW, circunvecina al área de Ferrotepec Poniente; es necesario ver además, la posible continuidad lateral de dicha anomalía. De igual manera, sí resulta positivo, analizar el costo-beneficio de incluirlo en el nuevo plan de minado para la ampliación de Ferrotepec Poniente.

BIBLIOGRAFIA

- ARRIAGA, G. y ESTRADA S. Estudio geológico-geofísico de los yacimientos ferríferos de Las Truchas, Mich. C.R.N.N.R. México, 1968.
- BATEMAN, ALAN M. Vacimientos minerales de rendimiento económico. Edit. Omega, S. A. Barcelona 1957.
- MAPES V., EDUARDO. Los yacimientos ferr¹feros de Las Truchas, Mich., Bol. 46 C.R.N.N.R. México, 1959.
- SALAS, G.P. Provincias metalogenéticas de la república mexicana, 1980 informe 21-E C.R.N.N.R.
- BILLINGS. M.P. Geología estructural. Editorial Eudeba.

 Buenos Aires, 1965.
- KRAUS, E.H./HUNT, W.F./RAMSDELL, L.S. Mineralogía

 Ediciones del Castillo, S. A., Madrid, España 1967.
- The American Association of Petroleum geologists studies in geology No. 6 1978.

 Escala de tiempo del Fanerozoico.
- MORAN, D.J. Geología de la república mexicana.

 Instituto Nacional de Estadística Geografía e

 Informática. Universidad Nacional Autónoma de

 México-Facultad de Ingeniería México, 1984.

- LEET, L. y JUDSON, S. Fundamentos de geología física Editorial Limusa-Wiley, S. A. México, 1968.
- MONTES DE, M. Topografía. Editado por Representaciones y servicios de Ingeniería, S. A. México, 1970.
- BALBONTIN MONTAÑO, E. Depósitos metasomáticos de mineral de hierro en la costa occidental del país. yacimiento Ferrotepec. Lázaro Cárdenas, Mich., Tesis, U.A.S.L.P., 1975.
- MORENO MARTINEZ, G. Análisis y evaluación geológica para incrementar reservas de mineral de fierro, en el yacimiento Ferrotepec, municipio de Lázaro Cárdenas, Mich., Tesis, U.A.S.L.P. 1982.
- VARIOS. Archivos del departamento de Geología y

 Exploración SICARTSA. Lázaro Cárdenas, Mich.

 México.