

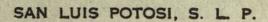
UNIVERSIDAD AUTONOMA DE SAN LUIS POTOSI

ESCUELA DE INGENIERIA

Método Eléctrico de Relación de Caída de Potencial para la Localización de Aguas Subterráneas en el Valle del Potosí, Estado de Nuevo León

TRABAJO RECEPCIONAL

GUSTAVO BELTRAN MAR







EX LIBRS

B BLIOTEC E LA E C GENIERIA

D A U A

UNIVERSIDAD AUTONOMA DE SAN LUIS POTOSI

ESCUELA DE INGENIERIA

Método Eléctrico de Relación de Caída de Potencial para la Localización de Aguas Subterráneas en el Valle del Potosí, Estado de Nuevo León

TRABAJO RECEPCIONAL

QUE PARA OBTENER

EL TITULO DE

INGENIERO GEOLOGO

PRE SENTA

B 1032 N 8 B 4

FONDO TESIS



A UN GRAN PADRE . SR. PASCUAL BELTRAN SOLIS

> A LA MEMORIA DE MI MADRE SRA. SOCORRO MAR DE BELTRAN

A MIS QUERIDOS HERMANOS :

JUAN

MARIA ELENA

PASCUAL

RAFAEL (Q.E.P.D.)

RENE

RICARDO

ROBERTO

A MI ABNEGABLE ESPOSA

MA. CRISTINA REYES DE BELTRAN

AL PEQUEÑO

GUSTAVO JR.

A LA INDLVIDABLE ESCUELA DE INGENIERIA

A TODOS MIS MAESTROS
MIS COMPAÑEROS Y
AL H. JURADO

AL SR. ING. JOSE REFUGIO ACEVEDO ARROYO
POR SU ESTIMULO Y ORIENTACION PARA DESA
RROLLAR EL PRESENTE TRABAJO.

DIRECCION

UNIVERSIDAD AUTONOMA DE SAN LUIS POTOSI

ESCUELA DE INGENIERIA

AV. DE LOS PUETAS NO. 8

TELEFONO 3-11-84

BAN LUIS POTOSI. S. L. P. - MEXICO

Febrero 17 de 1976.

Al lasante Sr. Gustavo Beltrán Lar, Presente.

En atención a su solicitud relativa me es grato indicar a Usted que el H. Consejo Técnico Consultivo de la Escuela de Ingeniería ha designado como Asesor del - Trabajo Recepcional que deberá desarrollar en su Exámen -- Frofesional de Ingeniero Geólogo, al Sr. lng. Joté Refugio Acevedo arroyo. Así mismo el Tema propuesto para el mismo- es:

"LETODO ELECTRICO DE RELACION DE CAIDA DE POTENCIAL FARA -LA LOCALIZACION DE AGUAS SUETERRANEAS EN EL VALLE DEL 1070 SI, ESTADO DE NUEVO LEGA".

TELLRIC:

I .- INTRODUCCIOA..

II .- GaranalIDarEs.

III - GEOLGIA.

IV .- GECFISICA.

V. - CONCLUSIONES Y RECOMEDIDACIONES.

VI .- BIBLIUGHAFIA.

Ruego a Usted tomar debida nota de que en cumplimiento con lo especificado por la Ley de l'rofesio---nes, debe prestar Servicio Social durante un tiempo mínimo de seis meses como requisito indispensable para sustentar-su Exámen l'rofesional.

Atentamente.

" MCDCS ET CUNCTARU: RERUM BENBURAS AUDEBC ".

EL DIRECTO Y/L LA LAUFELA.

ING. MARINET TYREE SILVA.

METODO ELECTRICO DE RELACION DE CAIDA DE POTENCIAL,
PARA LA LOCALIZACION DE AGUAS SUBTERRANEAS EN EL --VALLE DEL POTOSI, ESTADO DE NUEVO LEON.

I .- INTRODUCCION

	8)	Prólogo	pag.	1
	b)	Objetivo del estudio	pag.	2
	C)	Antecedemtes	pag.	2
	d)	Método de trabajo	pag.	3
	8). <u> </u>	Agradecimientos	pag.	3
II	G	EN	ERALIDADES		
	8)	Localización	pag.	5
	b)	Vias de communicación	pag.	5
	C)	Clima y Vegetación	pag.	6
III . =	G	ΕO	LOGIA		
	8)	Fisiografía	pag.	7
	Þ)	Geomorfología	pag.	9
	C)	Geología Regional	pag.	10
	d)	Estratigrafía	pag.	10
	8)	Geología Histórica	pag.	21
IV	G	E O	FISICA		
	а)	Geofísica	pag.	25
	Ь)	Exploración geofísica	pag.	25
	C)	Método eléctrico de R.C.P. con la 2a. variante	pag.	27

		d) Equipo empleado															pag			2	9				
		e) Trabajo efectuado																			рa	3	0			
V	.=				C L										Ε	S	ě									
	Conclusiones																				pa	9•	3	8		
	Recomendaciones																	pag.				0				
V:		- (3 3	I B	L	I	ם מ	3 F	₹ #	A 1	F :	I i	A													
	Bibliografía															pag.					2					

--- CAPITULO PRIMERO---

--- INTRODUCCION---

I - a) PROLOGO

En nuestro país existe una gran necesidad de aprove - chamientos hidráulicos, ya que estando en pleno desarrollo, es de importancia vital el afloramiento de aguas subterráneas para el mejoramiento de las condiciones tanto económicas como humanas del campesinado, y por lo tanto un mayor desarrollo para la nación.

El afloramiento de aguas subterráneas con el objeto — de encauzarlas hacia áreas de riago es una de las principales— preocupaciones de la Secretaría de Recursos Hidráulicos, por — lo que dentro de los estudios preliminares para la localiza — ción de ellas, se encuentran los Sondeos Geofísicos de Rela — ción de Caida de Potencial. De los cuales se ha tomado la base para realizar el presente Trabajo Recepcional

I .- b) OBJETIVO DEL ESTUDIO

Este estudio tiene como principal objetivo el deter minar las condiciones de permeabilidad y saturación en las zonas de proyecto, y así poder programar exploraciones de pozosprofundos para fines de riego o en su caso para uso domesticoy abrevadero.

Con el afloramiento de las aguas subterráneas se tiene programado la irrigación de aproximadamente 750 Has. por el método de gravedad. Localizadas dentro del Valle del Potosí yque vendrían a levantar el desarrollo económico de la región.

I -- c) ANTECEDENTES

En la actualidad el Valle del Potosí, siendo un lugar en el que se han realizado infinidad de perforaciones, no cuen ta con ningún estudio geohidrológico que ayude a la explota -- ción correcta y racional de las aguas subterrâneas.

Sin duda que esto se debe a que la mayoría de las perforaciones se localizan en la parte baja central del valle, — siendo el agua extraida de mala calidad para los fines agríco las, así como los suelos que ya se encuentran contaminados por una gran variedad de sales.

Por lo mismò, las áreas de riego que actualmente se - encuentran en producción generan en su mayoría la alfalfa.

Consiente de todo esto la Jefatura de Obras Hidráulicas para el Desarrollo Rural en el Estado de Nuevo León, ha -llevado a cabo el levantamiento topográfico de nuevas áreas pa
ra riego localizadas en los materiales de piamonte, ya que estas son las mejores tierras para el cultivo, además se esperaencontrar en el material de piamonte un acuífero granular conmejor calidad de agua.

I - d) METODO DE TRABAJO

El presente trabajo se efectuó en 2 faces:

La primera consistió, en la visita a los lugares de proyecto en las que se recorrió el área ejidal, tratando de lo
calizar los sitios donde se realizarían los sondeos geofísicos
el levantamiento de la geología de la localidad y la toma de datos geohidrológicos. Después de la indicación y ejecución de
los sondeos geofísicos en cada localidad se pasó al trabajo de
gabinete que consistió en el cálculo y graficación de cada son
deo, así como su respectiva interpretación para poder llegar a las conclusiones y recomendaciones.

I - e) AGRADECIMIENTOS

Hago patente mi agradecimiento a las autoridades su periores de la Secretaría de Recursos Hidráulicos -Dirección Regional Noreste- por las facilidades prestadas para la reali-

zación del presente trabajo.

Al Ing. José R. Acevedo Arroyo, jefe de la Brigada de-Estudios Geológicos de la zona Norte y Noreste, por haber aceptado dirigir este trabajo recepcional, así como por su apoyo yorientación en los trabajos de gabinete.

A los señores Ingenieros José I. Beltrán Sierra y --Eduardo Mesta Riojas, que han contribuido con su ayuda y estimu
lo.

De una forma especial a las Brigadas de Sondeos Geofísicos de esta Secretaría, a mis compañeros de trabajo y a todas aquellas personas que de alguna manera contribuyeron a la realización del presente trabajo recepcional.

CAPITULO SEGUNDO

--- GENERALIDADES ----

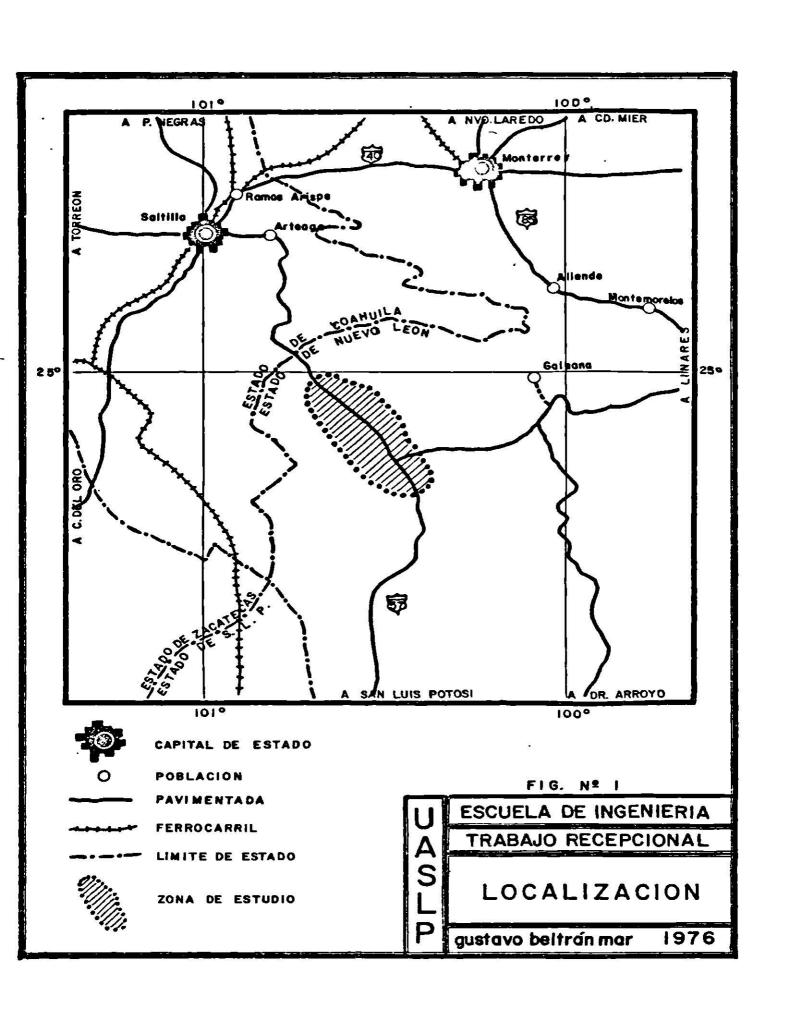
II .- a) LOCALIZACION

El Valle del Potosí, se encuentra localizado en la parte SW del Estado de Nuevo León, (Fig. No. 1) dentro del municipio de Galeana. Sus coordenadas geográficas aproximadastomadas gráficamente del mapa de carreteras de la Secretaría de Obras Públicas, hoja Nuevo León (1973) son las siguientes.

Latitud Norte entre 25° 08' y 24° 35' Long. W de Greenwich entre 100° 48' y 100° 10'

II. → b) VIAS DE COMUNICACION

La principal vía de comunicación es la carretera federal No. 57, México - Piedras Negras, la cuál pasa por el -- centro del Valle del Potosí. Otra carretera importante es la -- que une a San Roberto con el poblado de Galeana y prosigue a --



Linares, esta es del tipo estatal. Existen dentro de la zona - varios caminos vecinales de terracería y brecha, aunque algu - nos de ellos solo son transitables en épocas de estiaje. No -- existe ferrocarril ni aeropuerto para fines comerciales, pero- si pequeñas pistas de aterrizaje para avionetas particulares.

II.- c) CLIMA Y VEGETACION.

El clima predominante en la región de acuerdo a laclasificación de Koeppen y modificado por la Sra. Enriqueta — García (1964) está representado por los índices 8 S_0 h w " — los cuáles corresponden a un clima seco estepario con un cociente de Precipitación / Temperatura menor de 22.9, inviernos frescos y lluvias durante el veranc.

La vegetación que predomina en la región es la de - ambiente estepario, contando con gran variedad de plantas en - tre las que destacan la gobernadora (Larrea), huizache (A - cacia Mimosa), órganos (Cereus), izotes (Yucca), varias - especies de mezquites (Prosonis), biznaga (Ferocactus) y - lechuquilla (Agave).

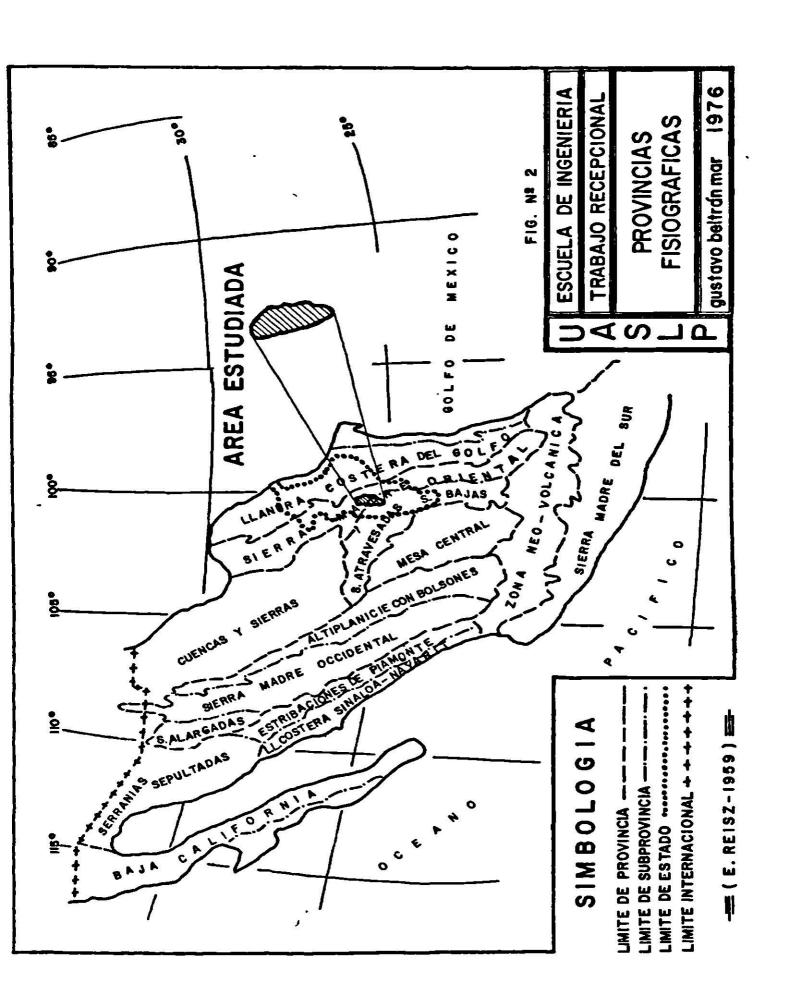
--- CAPITULO TERCERO---

--- GEOLOGIA ---

III -- a) FISIOGRAFIA

De acuerdo con la clasificación de las Provincias Fisiográficas de México del Sr. E. Reisz (1959), la región en
estudio queda incluida dentro de la Sierra Madre Oriental, subprovincias Sierras del Norte y Sierras Atravezadas. (Fig. No2)

- La Sierra Madre Oriental constituye una de las --cordilleras principales de México, extendiéndose en la parte Es
 te del país, con rumbo NW SE desde la frontera Estadounidense
 hasta Guatemala. De Cserna (1956).
- "Los pliegues de la Sierra Madre Oriental forman valles estructurales en los sinclinales y serranías en los anticlinales, cuando las formaciones son resistentes a la erosión pero cuando estas últimas dejan al descubierto un núcleo constituído por rocas menos resistentes, entonces se forman valles --



en los centros de los anticlinales. Debido a la intensidad delos plegamientos, la topografía es sumamente accidentada, o -freciendo perfiles tipicamente aserrados.

El rumbo de las sierras pasa de una dirección Des te - Este entre las poblaciones de Saltillo a Monterrey, hasta
esta última en cuyas inmediaciones voltea en amplia curva hasta una dirección prácticamente Norte - Sur. Se puede apreciarperfectamente este cambio de dirección en el frente de la Sierra Madre Oriental, observandose desde el sire como voltean -los escarpes de la misma.

De Galeana a Linares se puede observar que la di -rección de las sierras es francamente NW - SE, dirección que conservan hasta el Itsmo de Tehuantepec. En el área de Galea na la SIERRA DEL POTOSI forma un ángulo agudo con la fosa tectónica del Oriente de Galeana, constituyendo un complejo mon tañoso en el cual las elevaciones corresponden a los aflora -mientos de calizas y las depresiones a los afloramientos de -las margas. Como estas últimas rocas son las más jovenes, puede decirse que en general la topografía refleja la estructuraobservandose que las sierras de Iturbide, Santa Rosa, PinitosEbanito y Frontal, corresponden a otros tantos anticlinales, los valles de la Poza, Santa Rosa, Palma y Ebanito correspon den a otros tantos sinclinales y finalmente, el frente de la Sierra Madre Oriental se muestra como un acantilado frente ---

al cual se extiende la llanura de Linares". (Alvarez Jr. 1961).

III._ b) GLOMORFOLOGIA.

Los principales rasgos fisiográficos están formadospor la Sierra de la Conformidad y la Sierra del Potosí, teniendo estas una orientación NW - SE.

Los sedimentos marinos que forman estas sierras, han estado sometidos a efectos de erosión durante todo el tiempo -- geológico, bajo condiciones de un clima árido, el que ha dado - lugar al actual modelado de la región.

Los cambios bruscos en la temperatura han provocadola desintegración, siendo los principales agentes de intemperis
mo el químico y el mecánico estando manifestados estos por losbloques de diferentes tamaños que se desprenden de las partes altas y se encuentran en las laderas de las sierras.

La mayor altitud sobre el nivel del mar, rebasa los-3 000 m. y en las partes bajas la altura promedio es de 1950 m.

Generalmente, el tipo de drenaje predominante es eldendrítico, ya que los escasos arroyos existentes son intermi tentes, perdiendo su cauce al llegar a las planicies aluvialesdebido a la evaporación e infiltración.

El valle existente entre las 2 sierras antes mencio-

nadas puede indicarnos la presencia de una cuenca hidrográfi -- ca interna (bolsón) con una extensión considerablemente grande.

Con todo lo anteriormente expuesto se puede decir - que la región estudiada se encuentra en un ciclo geomorfológi- co de madurez temprana.

III._ c) GEOLOGIA REGIONAL.

De los resultados de los trabajos de campo llevadosa cabo con el fin de presentar una secuencia estratigráfica, se
puede concluir, que en la región que abarca nuestra zona de estudio afloran generalmente rocas sedimentarias con espesores -muy variables, con edades del Jurásico Superior al Reciente, en
las que destacan las Formaciones La Casita, Taraises, ParritasCupido, La Peña, Aurora, C. del Cura, Indidura y la Lutita Pa -rras, las que se encuentran formando estructuras, sobresaliendo
el anticlinal recumbente en la parte Norte de la zona de estudio
donde se encuentra la formación de más edad en el núcleo y las -más jovenes formando la recumbencia. Esto producto de los plegamientos que fueron originados por la Revolución Laramide.

III. d) ESTRATIGRAFIA.

Dado que a la fecha existe poca bibliografía de esta región, es algo arriesgado tratar de hacer una correlación de rocas o fijarlas dentro de la columna geológica del tiempo, porlo que en este trabajo se basó para tratar de reconstruir laposición estratigráfica de las rocas que cubren el área del -presente estudio, en trabajos realizados en zonas cercanas y comparando los factores físicos se ha llevado a cabo una corre
lación aproximada.

Se hace a continuación la descripción de las formaciones que se presentan en el área comenzando con las de mayor antigüedad, como este trabajo lleva muy pocos fines estrati — gráficos, en la descripción de las formaciones se hace una reseña de como se presentan en áreas cercanas a la de estudio, — De Cserna (1956), y como se observaron de una manera macroscópica en la zona estudiada.

MESOZOICO

JURASICO SUPERIOR

FORMACION LA CASITA

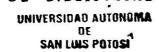
Este nombre fué introducido por Imlay para designaralgunos estratos que sobreyacen a la Formación La Gloria y están cubiertos por la Formación Taraises en la parte central de
la Sierra de Parras (Imlay, 1937 a, P. 600). Esta unidad, cu
bierta por la Formación Carbonera (Imlay, 1943, p. 1489; --1944, p. 1166), se ha identificado en las sierras de Mapimí y Jimulco; en el anticlinorio de Arteaga la Formación La ----

Casita sobreyace a la caliza Zuloaga. En general, la Formación—
La Casita consiste de lutitas de color gris oscuro y negro, intercaladas con areniscas conglomeráticas y con horizontes de —calcarenitas coquiníferas. Las areniscas frecuentemente poseen—
distratificación (cross — bedding). Kellum reportó horizontes —
yesíferos en la parte superior de esta unidad (Kellum, 1932, —
p. 547), en la Sierra de Jimulco, mientras que Böse (1932 a,—
p. 130) los encontró en la parte inferior al Este de Ciénega —
del Toro. Basándose en el contenido de material clástico y en —
la fauna de la Formación La Casita, Imlay la ha clasificado co—
mo una facies infralitoral en el Geosinclinal Mexicano, perte —
neciente al Kimmeridgiano — Portlandiano (Imlay, 1938 p. 1663).

En la zona de estudio la Formación La Casita se lo - caliza en la porción superior NW, estando constituída por unos-estratos de lutita color gris oscuro que intemperizan a más cla ro, intercalados con horizontes de areniscas de grano medio a - grueso. Sobreyaciendo a estos estratos se encuentra la Formación Taraises, desconociendose su contacto con la formación infraya - cente.

CRETACICO INFERIOR FORMACION TARAISES

Imlay ha descrito esta unidad en la parte Occidentalde la Sierra de Parras, donde sobreyace à la Formación La Casita
y está cubierta por la Formación Las Vigas. La Formac un Tarai-SISTEMA DE BIBLIDTECAS



ses, en la Sierra de Mapimí, está también cubierta por la Formación Las Vigas pero sobreyace a la Formación Carbonera (Imlay, 1944, p. 1166). En la Sierra de Jimulco, su posición estratigráfica es igual a la de la localidad tipo. En la parte - Oriental del Anticlinorio de Parras y en el Anticlinorio de Arteaga, la Formación Taraises sobreyace a la Formación La Casita y está cubierta por la Caliza Cupido. En general esta uni - dad consiste, en su parte inferior, de calizas de color gris - mediano a oscuro en estratos medianos, y en la parte superiorde calizas de color gris claro en estratos delgados interestratificados con limolitas calcáreas. Estas rocas tienden a adquirir un tinte emarillento al intemperizarse. Diaz (1951) ha - reportado areniscas en esta formación al Oriente de Galeana. -

La Formación Taraises, por su litología y su faunaha sido clasificada por Imlay como una facies extralitoral del Berriasiano Superior - Hauteriviano Inferior en el Geosincli nal Mexicano (Imlay, 1944, p. 1888).

Esta Formación está constituída en el área estudiada por una secuencia de estratos medianos de caliza de color gris claro que intemperiza a un color crema amarillento y por estratos de limelitas calcáreas de poco espesor con un color gris - claro al intemperizarse, encontrandose aflorando en la parte - superior de la zona en estudio al NW. Estratigráficamente se - encuentra cubierta por la Formación Cupido y descansando en la Formación La Gasita.

FORMACION CUPIDO.

La Caliza Cupido ha sido descrita por Imlay en laparte meridional de la Sierra de Parras, donde sobreyace a la Formación Taraises y está cubierta por la Formación La Peña -(Imlay, 1937, p. 606). En general, la Caliza Cupido consiste de calizas de color gris oscuro en estratos de medianos agruesos, que al intemperizarse adquieren un color gris rosá ceo claro. Esta unidad contiene abundantes concreciones de -pirita y nódulos de pedernal gris. En los anticlinales in --mediatos al Norte de la Hedionda, la Caliza Cupido está for-mada de calizas en estratos delgados con algunas intercalacio nes de lutitas y limolitas. Esta unidad también aflora en laparte Oriental del Anticlinorio de Parras, en el Anticlinorio de Arteaga y en las sierras al Sur de estas dos estructuras principales. La Caliza Cupido por su litología y su posiciónestratigráfica fué clasificada por Imlay como una facies ex tralitoral del Geosinclinal Mexicano, perteneciente al Hauteriviano Superior - Barremiano (Imlay, 1944, p. 1089).

En el área de estudio esta formación, se encuentra localizada, en menor escala en la parte superior al NW, y engran proporción aflora en la parte media al SW de la zona estudiada. Se presenta en estratos de delgados a medianos de caliza color gris oscuro que toma un gris claro al intemperizar se, ocasionalmente presenta nódulos de pedernal negro así co-

mo concreciones de pirita. Esta formación se encuentra infraya ciendo a la Formación La Peña y descansa sobre la Taraises.

FORMACION LA PEÑA.

Imlay introdujo este nombre para designar los es tratos que sobreyacen a la Formación Parritas, y que son cu biertos por la Caliza Aurora en la parte Occidental de la Sie rra de Parras (Imlay, 1936, p. 1119). La Formación La Peña consiste, en su parte inferior, de calizas de color gris me diano y oscuro en estratos medianos a delgados, intercaladoscon arcillas y limolitas calcáreas, con abundantes nódulos de pedernal negro y pequeñas concreciones de pirita, que dan unaspecto amarillento a esta unidad al intemperizarse. La parte superior de esta formación consiste de calizas y calizas arci llosas de color gris claro amarillento en estratos delgados y bien laminados, y nodulares en algunas localidades. Esta unidad en general es bastante fosilífera, conteniendo Dufrenoyasp. en abundancia. Humphrey estudió la estratigrafía y paleon tología de la Formación La Peña en la parte Occidental de la-Sierra de Los Muertos y enmendó la definición de Imlay, recomendando que este nombre se use solamente para la parte superior de esta formación, que corresponde al Aptiano Superior -(Humphrey, 1949, p. 101).

En el área que comprende el presente trabajo, esta Tormación aflora en menor escala en la parte superior NW, y - en mayor proporción en la parte central al SW, se encuentra - constituida por calizas arcillosas de estratificación delgada de color gris oscuro que intemperiza a mas claro, formando una interestratificación con limolitas arcillosas, que al in - temperizarse toman un color gris crema rojizo. Presenta en me diana proporción nódulos de pedernal negro, así como escasas-concreciones de pirita, paleontológicamente se ve representada por el fósil Dufrenoya el cual es característico del Aptia no. Estratigráficamente esta formación se encuentra infraya - ciendo a la Formación Aurora y suprayaciendo a la Caliza Cupi do.

CALIZA AURORA.

Burrows definió esta unidad en la Sierra de Cuchillo Parado en el Noreste del Estado de Chihuahua (Burrows, 1910, p. 96 - 97). La Caliza Aurora consiste de calizas de color gris claro a oscuro en estratos medianos y gruesos, con
abundantes biostromas de rudistas (Pachyodonta y Rudistae)En superficie fresca donde la caliza es densa, esta es de color gris oscuro que intemperiza de pardo rojizo a negro. La Caliza Aurora aflora en la Sierra de Mapimí, en la Sierra deJimulco y en los anticlinorios de La Peña, Parras y Arteaga.Al Sur de estas estructuras principales la Caliza Aurora está
representadas por calizas gruesas y densas de pequeño espe sor, formando la parte basal de la Caliza Cuesta del Cura. En

la Sierra de Mapimí, en la parte Norte de la Sierra de Jimulco y en el anticlinorio La Peña la Caliza Aurora está cubierta por la Formación Indidura. Por su posición estratigráficay por su contenido de Toucasia, Caprina y Miliólidos, se considera la Caliza Aurora como una facies arrecifal del Albiano
y de la parte inferior del Cenomaniano Inferior.

En el área que abarca la zona estudiada, la Formación Aurora aflora tanto en la porción superior NW como en la parte central SW aunque en esta última a menor escala, se encuentra constituída por una caliza masiva de espesor potentecon color gris oscuro en la roca sana y al intemperizar tomaun color grisáceo claro. Se observa en ella un gran contenido de fósiles del tipo Miliólido. Estratigráficamente se encuentra descansando sobre la Formación La Peña y la cubren los estratos de la Caliza Cuesta del Cura.

FORMACION CUESTA DEL CURA.

Imlay describió esta unidad en la parte Occidental de la Sierra de Parras (Imlay, 1936, p. 1125). En esta loca lidad la Caliza Cuesta del Cura sobreyace a la Caliza Aurora-y está cubierta por la Formación Indidura. La caliza Cuesta - del Cura consiste de una caliza de color gris oscuro a negra-en estratos medianos a delgados bien laminados, con estratificación ondulante y abundantes lentes de nódulos de pedernal.-Esta formación presenta fósiles mal conservados entre los que

se cuentan Amonitas y Gasterópodos mal desarrollados. Por suposición estratigráfica como por los fósiles encontrados se estima que su edad es del Albiano - Cenomaniano Inferior.

La caliza Cuesta del Cura, en el área que comprende este trabajo, se ve aflorando en la parte NW así como tam
bien en la SW. Esta caliza se presenta en una coloración gris
oscuro tomando una tonalidad mas clara al intemperizarse, suestratificación se observa ondulante y con un espesor delgado
en sus estratos, ocasionalmente denota lentes de pedernal negro. La caliza Cuesta del Cura se ve cubierta en esta área -por la Formación Indidura y descansando sobre la Caliza Aurora.

CRETACICO SUPERIOR FORMACION INDIDURA

La Formación Indidura fué descrita por Kelly ---
(1936, p. 1028) en la región de Las Delicias, Coahuila. En
la parte Occidental del anticlinorio de Arteaga, la Formación

Indidura descansa sobre la caliza Cuesta del Cura y está cu -
bierta por la Lutita Parras. La Formación Indidura consiste -
de calcarenitas de color rosa impuro, comunmente muy quebrada

y lajeada cuyos espesores van de 1 a 3 cm. siendo estas las -
características mas sobresalientes de esta formación, tambien

se observa en ella estratos de caliza microcristalina de co -
lor gris oscuro a rosa, intemperizando de amarillo a amarillo

ocre en capas delgadas. En la caliza se observan huellas de oleaje y pequeñas capas de óxidos de fierro, indicando un depósito de mar somero y agitado. En estratos aislados se observael fósil mas común de esta formación, clasificado como Inocera
mus Laviatus. Por su posición estratigráfica, así como por sufauna, la edad de esta formación está dentro del piso que abar
ca todo el Turoniano.

En el área estudiada esta formación se encuentra aflorando unicamente en la parte central SW. En la cual se presenta en una intercalación de arenisca calcárea de grano finocomúnmente lajeada, no pasando su espesor de laja de 3 cm. seobserva en un color rosado intemperizando a amarillento, estaarenisca se intercala con una caliza de color gris oscuro en espesores de estratos delgados en los que se pueden observar huellas de oleaje y capas pequeñas de oxidación. Estratigráficamente en el área esta formación sobreyace a la caliza Cuesta
del Cura y se encuentra sobre de ella la Lutita Parras.

FORMACION LUTITA PARRAS

Imlay describió esta unidad a unos cuantos kilóme - tros al Este de la ciudad de Parras, como compuesta por los es tratos que sobreyacen a la Formación Indidura y están cubier - tos por la Formación Difunta (Imlay, 1936. p. 1132). La Lutita Parras consiste de lutita calcárea o nodulares de color --

gris oscuro o negro, con unos horizontes de areniscas calcá -reas. En la parte Occidental del anticlinorio de Parras y en -la parte meridional del anticlinorio de Arteaga la Lutita Pa -rras descansa sobre la Formación Indidura, mientras que en á -reas mas al Sur y Suroeste, sobreyace a la Formación Caracol.-A lo largo del frente Norte de los anticlinorios de Parras y -Arteaga, la Lutita Parras está cubierta por la Formación Difun
ta. En la Sierra de Mapimí, el anticlinorio La Peña y, posible
mente, la Sierra de Jimulco la Lutita Parras no aflora pues en
estas áreas se encuentra erosionada. Por su posición estrati -gráfica ha sido clasificada como perteneciente al Coniaciano -Superior -- Santoniano.

En el área que comprende el presente trabajo, la Lu tita Parras se encuentra localizada hacia la parte central SW. Estando constituída por una lutita calcárea de color gris os - curo en la roca sana y gris claro al intemperizar, intercalada con ella se observan horizontes de arenisca calcárea de granofino en estratos delgados. Estratigráficamente en el área la - Lutita Parras se ve cubierta por todo el material aluvial del-Cuaternario y encontrándose descansando sobre la Formación Indidura.

CENOZOICO
CUATERNARIO
ALUVION

ALUVION

como representante del Cuaternario tenemos el material aluvial, con espesores muy variables de 100 m. ó mas, cubriendo la gran depresión que forman las 2 serranias. Estos — depósitos aluviales se presentan tambien formando los piamontes, compuestos principalmente por gravas con clásticos angulosos a subarredondados de tamaño variable y en mayor canti—dad arenas, arcillas y limos.

III .- R) GEOLOGIA HISTORICA.

Dado que el sitio en estudio se localiza en una región, en donde la formación más antigua que aflora corresponde al Jurásico Superior, la Geología Histórica se referirá apartir de esta fecha.

Hacia fines del Jurásico, hay un gran cambio de —
las condiciones ambientales que origina un aumento de material
terrígeno, el cuál se puede observar en la Formación La Casita, empezando en este tiempo la formación de la " Cuenca Meso
zoica del Centro de México ".

En el principio del Cretácico Inferior no hay evidencias de fenómenos adversos a la sedimentación, lo que facilita movimientos lentos oscilatorios, sin haber una interrupción en su ciclo de depósito.

Al haber un ligero aumento en la profundidad de -depósito a principios del Cretácico, se forman los sedimentos
que dan origen a la Formación Taraises, y con el inicio de la
transgresión marina del Neocomiano, hay la acumulación de sedimentos clásticos de la Formación Cupido.

Siguiendo el mar su paso transgresivo hasta las — postrimerías del Barremiano, seguido de un depósito regresivo por emersión del fondo marino, que se prolonga hasta el Aptia no, surge el depósito de sedimentos arcillo — calcáreos de la Formación La Peña. Al finalizar al Aptiano, se inicia otra su mersión de la plataforma originando la máxima transgresión.

Durante el Albiano - Cenomaniano, se depositan sedimentos calcáreos en un medio ambiente marino nerítico,,debido a las emersiones del fondo marino, este ambiente fué el -- propicio para que se desarrollara una forma de vida orgánica- de manera considerable, por lo general organismos bentónicos- de habito colonial que dieron origen a numerosas biostromas.

Dentro de la "Cuenca Mesozoica del Centro de Mé - xico" la Formación Cuesta del Cura, presenta espesores que -- van hasta los 300 m; por la litogía en sus sedimentos se su - giere un tipo de depósito en un ambiente batial, cuyos movi - mientos del fondo marino originarán una estratificación ondu- lada y una adición de material silicoso en forma cíclica.

Estas 2 formaciones anteriores se desarrollaron durante el Albiano - Cenomaniano, pero con un diferente medio -de depósito.

Según De Cserna (1956) * El depósito de los sedimentos de la Formación Indidura, marca el inicio de un depósito
cíclico que constituye un Flish que principió en el Cenomaniano tardío y siguió hasta el Paleoceno ".

En el Coniaciano - Santoniano se depositaron los se dimentos de la Lutita Parras que posiblemente hayan sido acompañados por el levantamiento de la Sierra Madre Oriental, pues según Muir (1936) " Estos movimientos tectónicos correspon - den a las primeras pulsaciones de la Orogenia Laramídica, quese inició en el Cretácico Superior y terminó en el Eoceno ".

Al finalizar el Cretácico, los sedimentos depositados en la "Cuenca Mesozoica del Centro de México " sufren una
perturbación por los efectos diastróficos de la Revolución Laramida, plegándose y fallándose; Aquí es donde se efectúa la regresión de los mares hacia el Este, y al mismo tiempo se --cré que se realizaron intrusiones en algunas localidades de la
Cuenca Mesozoica.

Dentro del área estudiada no existen indicios ni afloramientos de actividad volcánica.

Posteriormente, el intemperizmo a seguido actuando-

sobre las rocas existentes, hasta rellenar la depresión que -constituye el Valle del Potosí con materiales clásticos (Alu -vión) provinientes de las sierras que lo rodean.

ERIODO	EDAD	SIERRA DE MAPIMI DURANGO ()	ANTICLINORIO LA PEÑA, COAH. (2)	REG. DE MONTERRES NUEVO LEON (3)	AREA ESTUDIADA
	RECIENTE			ALUVION	ALUVION
0	PLEISTOCE NO				
	PLIOCENO			F F F F F F F F F F	111111111
0	MIOCENO]]]] [] [] [] [] [] [] [] []			
I A	OLIGOCENO				
TERCIARIO	EOCENO				
F	PALEOCENO				
RIOR	MAESTRICHTIANO			F. MENDEZ	
SUPE	CAMPANIANO SANTONIANO			MENDE2	
0	SANTONIANO	};;[][][][][]		E	LUTITA
CRETACIC	CONIACIANO			SAN FELIPE	PARRAS
lET.	TURONIANO			F AGUA NUEVA	F. INDIDURA
5	CENOMANIANO	F. INDIDURA	F. INDIDURA		1. INDIOURA
	SUPERIOR MEDIO			F. C. DEL CURA	F C. DEL CURA
NFERIOR		E AURORA	F. AURORA	F. AURORA	F. AURORA
i i			11111111	v 22.22	
Z	GARGASIANO BEDULIANO	F. LA PEÑA		F LA PEÑA	F. LA PEÑA
0	BEDULIANO	P. LA PENA			F. CUPIDO
TACIC	2 BARREMIANO	F. PARRITAS		F CUPIDO	
4	NE BARREMIANO HAUTERIVIANO	F. LAS VIGAS			
CRE		F. TARAISES			F. TARAISES
	BERRIASIANO	F. CARBONERA		E TARAISES	
	TITHONIANO				
<u>a</u> .	PORTLANDIANO	_		_	_
S U.	BONONIANO	F.	//////	F.	£ .
	BONONIANO HAVRIANO SECUANIANO	LA CAȘITA		LA CASITA	LA CASITA
(Anatol)		F. LA GLORIA		F. ZULOAGA	
¥	<u>E</u> ₹			F MINAS VIEJAS	}
				r. MINAS VIEJAS	
- BOCC	CALLOVIANO AS SUBYACENTES	F. HUIZACHAL		1/////	
RUGA	S SUBTACENTES			1//////	////////

FALTA DE AFLORAMIENTO

AUSENCIA DE FORMACION POR EROSION O NO DEPOSITO

--- CAPITULO CUARTO---

IV._ a) GEOFISICA.

La Geofísica es una ciencia auxiliar importante para la Geología, ya que mediante el estudio sistematico de la estructura del globo terrestre en su conjunto, y de los movi mientos que la afectan, ayudan a la resolución de grandes problemas.

IV._ b) EXPLORACION GEOFISICA.

Una forma de las investigaciones de campo es la exploración geofísica, en la que usualmente se toman medidas físicas en la superficie del terreno mediante instrumentos especiales, para obtener información del subsuelo. En sí es una -mezcla de Física y Geología, puesto que las medidas físicas -se interpretan de acuerdo a las condiciones geológicas del ---

subsuelo. Por consiguiente en la actualidad hay 5 (cinco) - métodos apropiados para una solución rápida aunque aproximada de ciertos problemas Geotécnicos, siendo estos el Método Sísmico, el Método Magnético, el Método Gravimétrico, el Método-Radiométrico y el Método Eléctrico, de este último prestare - mos mayor atención por ser el más comunmente empleado en la - exploración de aguas subterráneas.

Entre los Métodos Eléctricos que encuentran apli - cación en la exploración de depósitos de agua en el subsuelo, se pueden citar; el Método de Polarización Inducida, el Méto- do de Resistividades y el Método de Relaciones de Caida de -- Potencial.

Uno de los Métodos Eléctricos que en general pre - senta mayor poder resolutivo en la localización de acuíferos- es el de Relaciones de Caida de Potencial, por lo mismo y debido a su gran campo de aplicación, economía y fácil opera -- ción, este método está siendo cada día más y más utilizado.

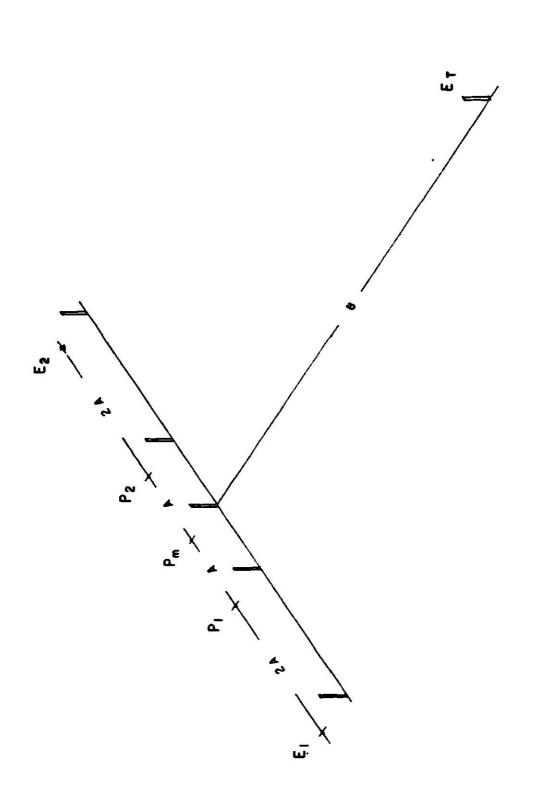
Es bueno hacer notar que la exploración geofísicano elimina la necesidad de perforación mecánica para la localización de las aguas subterráneas; sin embargo su adecuada aplicación se refleja en una reducción de costos en los pro gramas de perforación, estimada en un buen tanto por ciento principalmente a causa de la eliminación de perforaciones --erróneamente localizadas.

IV._ c) METODO ELECTRICO DE R.C.P. CON LA 28. VARIANTE.

Los primeros que desarrollaron y aplicaron este método, fueron los ingenieros suecos, haciendo las observaciones con un dispositivo llamado "Gradiómetro de Resistencias" disefiado por el Dr. Heiland.

El procedimiento general que se sigue para medir — la Relación de Caida de Potencial en el subsuelo, es enterrar-6 (seis) electrodos, según un alineamiento y un espaciamiento determinados, en forma tal que por 2 (dos) de ellos se ha ga circular una corriente (Electrodos de corriente 6 $\rm E_1$ y $\rm E_2$) y en otros 3 (tres) se mida la caida de potencial (Electrodos de Potencial 6 $\rm P_1$, $\rm P_2$ y $\rm P_m$), que produce esa corriente — al atravezar el subsuelo. Se utiliza corriente contínua o casi contínua, es decir, campos eléctricos que no produzcan fenóme nos de inducción electro — magnética en forma apreciable, y — en los cuáles el régimen de circulación de la corriente se efectúe siguiendo la ley de Ohm.

En este método, las mediciones del campo eléctricose hacen a lo largo de una línea, normal a la línea de tierra£, en la que la colocación de los electrodos, se va aumen -tando por etapas sucesivas. (FIG. Nº 3). Para llevar a efecto la exploración, existen varios arreglos de alineamiento y espaciamiento de los electrodos conocidos como: 1a., 2a. y 3a.
variante; la diferencia en cada arreglo, se basa en la distan--



29. VARIANTE R. C. P. ARREGLO DE ELECTRODOS PARA EL METODO DE

cia que hay entre los electrodos, ya que la profundidad de la penetración de la corriente es aproximadamente igual al espaciamiento de los electrodos. En nuestro caso se ha aplicado — la 2a. variante, por ser la más apropiada y más usada en losfines que se persiguen,; A continuación se explicará el procedimiento seguido en el campo al emplear esta variante.

SEGUNDA VARIANTE.— Una vez escogida la equidistan cia " A ", de acuerdo a la profundidad teórica que se desea — alcanzar, el electrodo secundario $P_{\rm m}$ siempre permanecerá fijo ya que éste es el lugar en exploración. No así los restantes— electrodos de potencial ó $P_{\rm q}$ y $P_{\rm p}$, cuya separación siempre — sefá igual, ya que estos se irán recorriendo sobre la línea — de estudio en un multiplo sucesivo de " A " , los electrodos— de corriente ó $E_{\rm q}$ y $E_{\rm p}$ se recorrerán al mismo tiempo que los— de potencial, llevando siempre una relación de separación 3A.

Usualmente se le dé a " A " un valor de 2.0 m. ya que ademas de facilitar los desplazamientos sucesivos de ϵ - lectrodos, las distancias que se van explorando se conside - ran de una dimensión en la qué se puede hacer una buena in - terpretación. De tal manera que las distancias en una esta - ción X_n estudiada, siempre debera cumplir la relación:

$$X_{n} = \frac{3 \cdot n \cdot A}{n \cdot A}$$

IV. d) EQUIPO EMPLEADO.

El equipo indispensable para la realización de lossondeos geofísicos es el siguiente:

- Una planta de energía eléctrica (unidad defuerza).
- 2) ._ Electrodos primarios ó de corriente.
- 3) ._ Electrodos secundarios 6 de potencial.
- 4) ._ Instrumento de medición.

El objeto de 1) y 2) es suministrar energía eléctrica o formar el campo eléctrico, mientras que el objetivo de 3) y 4) es medir el gradiente de potencial.

- 1) •_ La unidad de energía eléctrica, consiste -- de un generador de corriente alterna acoplado a una máquina de gasolina. Es suficiente un generador eléctrico de 25 c.p.s. ,- 110 / 220 volts, 350 watts.
- 2) •_ Los electrodos primarios 6 de corriente con sisten de barras de cobre, de 60 cms. de largo y 2.5 cms. de diámetro, los cuáles se entierran a unos 20 cms de profundidad además se humedecen con agua salada formando un electrolito, para esegurar un buen contacto.
- 3) •_ Los electrodos secundarios 6 de potencial son varillas de cobre de sección circular (60 cms. de largo y 2.5 cms. de diámetro) que se encajan en la tierra lo más ----

EX-LIBRIS BIBLIOTECA DE LA ES UELA DE NGEMIENIA DE LA U. A. de . I. P.

fuertemente posible a fin de disminuir las variaciones en la - resistencia de contacto. En el suelo seco es necesario también formar un electrolito con agua salada.

4) • Medidor "Hidrotec R. R." provisto de una dé cada de resistencias de alta precisión, indicador calibrado para balance en las lecturas de la Relación de caida de Potencial y voltajes de potencial, amperímetro para medir la corriente -- que toma el terreno y controles y receptáculos correspondientes.

Cable para tierra, cualquier cable de un conductor -- con un beun aislamiento, puede usarse como cable para tierra. La longitud total de cable requerida deberá ser un poco más de- 3 (tres) veces la profundidad teórica a que se desea llegar - el estudio, en la práctica se procura que este cable ó línea -- E_{t} esté lo suficientemente alejado ($1=\infty$) para que su influencia sea despreciada.

IV. e) TRABAJO EFECTUADO.

Se llevaron a cabo 21 sondeos geofísicos, a una profundidad promedio de 150.00 m., sondeos que se muestran en elplano general anexo, titulado Bosquejo Geológico y Localización de Sondeos.

A continuación se presentan los registros de campo observados y corregidos de cada sondeo geofísico, así como su gráfica correspondiente.

SONDEONAI

N

o Z

SONDEO

	RELAC	PROM	(B) F	0.830	0,840	0,6,0	0.950	1,000	0.980	0.970	0.970	1.020	1,030	1.090	1,120	1,140	1.210	1,210	1,240	1,170	1,220	1,250	1,350	1,370	1,380	1,380	1,450	1,350
ĵ		•	(B) F	0,740	0,540			006*0				1.060	1.100	1.260	1.230	1,300	1.400	1,380	1,360	1,360	1.480	1.560	1,540	1.640	1,620	1.600	1,660	1.540
		RELAC		0.370	0.270	0.390	0.410	0.450	0.480	064*0	067*0	0.530	0.550	0.630	0,90	0.650	0.700	0690	0.680	0.690	0,740	0.780	0.770	0.820	0.810	0.00	0.830	0.770
	E 200	RELAC	(<u>B</u>) F	0.920	1.140	1.100	1.080	1.100	1.000	096*0	096*0	0.980	0960	0.920	096*0	0.980	1.020	1.040	1.100	0.980	0,960	0,60	1.160	1.100	1.140	1,160	1.240	1, 160
	12901	RELAC OBS		094°0	0.570	0.550	0,540	0.550	0.500	087*0	094.0	067*0	087*0	094°0	0.480	064*0	0.510	0.520	0.550	064*0	0.480	0.470	0.580	0.550	0.570	0.580	0.620	0.580
	M ETROS	_	•	ø	12	9	%	20	36	42	40	ፚ	3	99	72	78	ð	묾	96	102	108	174	120	126	132	138	144	150
	Z	_		N	4	9	40	무	72	2	春	5	밌	22	72	5 8	28	尽	32	34	36	38	9	75	7 7	46	48	몺
	RELAC	PROM	(a)	0.570	0.550	0.750	0.930	0.930	0.970	1.050	1.050	1.150	1,170	1.230	1.270	1.260	1.290	1,300	1,350	1.430	1.440	1.500	1,490	1,360	1,380	1.290	1.250	1.260
	CHORELAC		$\left(\frac{B}{A}\right)F$ $\left(\frac{B}{A}\right)F$		0.540 0.550			0.940 0.930	1.040 0.970		1.140 1.050				1.260 1.270	1,300 1,260		1.200 1.300		1.220 1.430	1.280 1.440	1,200 1,500	1,300 1,490	1.220 1.360	1,300 1,380	1,200 1,290	1,140 1,250	5
		RELAC			0,540		096*0	0,940		1,120	1.140			1.260			1,340				155.	.•.			\$300 24			100
	E C I O	RELAC RELAC	$\left(\frac{B}{A}\right) \left(\frac{B}{A}\right)^{F}$	0.580	0,540	0.840	096*0	0,940	1.040	1,120	1.140	1,200	1,220	1.260	1.260	1,300	1,340	1,200	1.260	1.220	1.280	1.200	1,300	1.220	1,300	1,200	1,140	0.570 1.140
	DERECHO	RELAC RELAC RELAC	$\left(\frac{B}{A}\right) \left(\frac{B}{A}\right)^{F}$	0.560 0.290 0.580	0,270 0,540	0.660 0.420 0.840	096*0 087*0 006*0	0,60 0,40	0,520 1,040	0.560 1.120	0,960 0,570 1,140	0.600 1.200	1.120 0.610 1.220	0.630 1.260	0.630 1.260	1,220 0,650 1,300	0.670 1.340	0.600 1.200	0.630 1.260	0.610 1.220	0.540 1.280	0.600 1.200	0.650 1.300	0.610 1.220	0.650 1.300 1	0.600 1.200	0,570 1,140	0.570 1.140
	LERDO DERECHO	RELAC RELAC RELAC	$\left(\frac{B}{A}\right) \left(\frac{B}{A}\right)^{F} \left(\frac{B}{A}\right) \left(\frac{B}{A}\right)^{F}$	0.560 0.290 0.580	0.560 0.270 0.540	0.660 0.420 0.840	096*0 084*0 006*0	0*850 0*450 0*860	0.450 0.900 0.520 1.040	0.490 0.980 0.560 1.120	0,960 0,570 1,140	1.100 0.600 1.200	1.120 0.610 1.220	0.600 1.200 0.630 1.260	0.640 1.280 0.630 1.260	1,220 0,650 1,300	0.620 1.240 0.670 1.340	1.400 0.600 1.200	0.720 1.440 0.630 1.260	0.820 1.640 0.610 1.220	1,600 0,640 1,280	1.800 0.600 1.200	0.840 1.680 0.650 1.300	1,500 0,610 1,220	1,460 0,650 1,300	1,380 0,600 1,200 1	1,360 0,570 1,140	1,380 0,570 1,140

M
01
Z
0
Ш
0
Z
0
S

2 8 4

SONDEO

4 14	PROM (A)	0.570	0.560	0.700	0.750	1.220	1, 160	1.190	1,210	1.350	1.400	1.440	1.4.10	1.520	1.470	1.430	1.550	1.600	1.660	1,390	1.370	1.570	1.610	1.730	1.740	1.540
0 H U	RELAC CORR (B) F	0,540	0.690	0.620	0.800	1.420	1.250	1.220	1.320	1.500	1.560	1.500	1.570	1.640	1.560	1.580	1.700	1.740	1.840	1,580	1.500	1.760	1.420	1.640	1.520	1.400
OFR	RELAC 08S	0.270	0.340	0.310	007.0	0.710	0,640	0.610	099.0	0.750	0.780	0.750	0.790	0.820	0.780	0.790	0.850	0.870	0.920	0.790	. 0.750	0.880	0.710	0.820	0.760	00.00
ERDO	RELAC SORR (B) F	0.600	0,4,0	0.780	0.700	1.020	1.040	1.160	1.100	1.200	1.240	1.380	1.240	1.400	1.380	1.280	1.400	1.460	1.480	1.200	1.240	1.380	1. FIND	1.820	1.960	1.680
12001	RELAC OBS (B)	0.300	0.220	0.390	0.350	0.510	0.520	0.580	0.550	009.0	0.620	069°0	0.620	00.00	0.690	0,640	00.00	0.730	0,740	009*0	0.620	069°0	006*0	0.910	0.980	0*8*0
808	_ °	9	12	9	54	尺	36	42	84	24	8	99	72	78	964	8	96	102	108	114	120	126	132	138	144	150
M ETROS	_ •	8	-3	9	8	9	12	7	J e	18	23	22	. ₁ 72	5 6	28	尺	32	34	36	38	6	24	77	94	67	22
	RELAC PROM (A) F	0.620	0.670	006*0	096.0	1.170	1.250	1.160	1.200	1.230	1.140	1.210	1.270	1.270	1.330	1.300	1.310	1.290	1.320	1.230	1.290	1.280	1.270	1.470	1.440	1,390
0 1	RELAC CORR (B)F	0,740 0,620	0.700 0.670	1,060 0,900	1,320 0,960	1.400 1.170	1.300 1.250	1.320 1.160	1,320 1,200	1.360 1.230	1.160 1.140	1.240 1.210	1.320 1.270	1.300 1.270	1.340 1.330	1.400 1.300	1,320 1,310	1.240 1.290	1.280 1.320	1,260 1,230	1.380 1.290	1.300 1.289	1.360 1.270	1,320 1,470	1,360 1,440	1.300 1.390
	RELAC RELAC OBS CORR $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ F						63 -1 2								90			•	×		13,000					•
	RELAC RELAC RELAC CORR OBS CORR $\left(\frac{B}{A}\right)F \left(\frac{B}{A}\right)F$	0,740	00.00	1,060	1.320	1.400	1.300	1.320	1,320	1.360	1.160	1.240	1.320	1.300	1.340	1.400	1,320	1.240	1.280	1.260	1.380	1.300	1,360	1.320	1,360	1.300
	RELAC RELAC RELAC RELAC OBS CORR $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$	0,370 0,740	0.350 0.700	0.530 1.060	0.660 1.320	0.700 1.400	0.650 1.300	0.660 1.320	0.660 1.320	0.680 1.360	0.580 1.160	0.620 1.240	0.660 1.320	0.650 1.300	0.670 1.340	0.700 1.400	0.660 1.320	0.620 1.240	0.640 1.280	0.630 1.260	0.690 1.380	0.650 1.300	0.680 1.360	0.660 1.320	0.680 1.360 1	0.650 1.300 1
	RELAC RELAC RELAC CORR OBS CORR $\left(\frac{B}{A}\right)$ F $\left(\frac{B}{A}\right)$ F	0,500 0,370 0,740	0.640 0.350 0.700	0.740 0.530 1.060	0.600 0.660 1.320	0.940 0.700 1.400	1.200 0.650 1.300	1.000 0.660 1.320	1.0.0 0.660 1.320	1.100 0.680 1.360	1.120 0.580 1.160	1.180 0.620 1.240	1.220 0.660 1.320	1.240 0.650 1.300	1.320 0.670 1.340	1.200 0.700 1.400	1,300 0,660 1,320	1.340 0.620 1.240	1.360 0.640 1.280	1.200 0.630 1.260	1.200 0.690 1.380	1.260 0.650 1.300	1.180 0.680 1.360	1.620 0.660 1.320	1.520 0.680 1.360 1	1.480 0.650 1.300

(
2	2	2
(
L	ı	ı
C	_)
3	2	
()
ť	ſ,)

METROS	9.0		1701116800	G	0 1		3	TROS	12001	E 8 0 0		0	
	,				> : >	RELAC .		1				:	RELAC
_	_	RELAC	RELAC	RELAC	RELAC	PROM	_ '	<u> </u>	RELAC OBS	RELAC SORR	RELAC.	RELAC CORR	PROM
9	•		(B) F			$\left(\frac{B}{A}\right)$ F	8	0	(M)	$\left(\frac{B}{A}\right)$ F		(B)	(<u>⊕</u>
œ	9	0.380		0.430	098.0	0.810	8		0.380	0,760	0.370	0,740	0.750
3	12	0,470		067*0	0.980	096*0	4	12	0.310	0.620	0.280	0.560	0.590
9	8	0.450		0.510	1.020	096*0	9		0.290	0.580	0.290	0.580	0.580
4 0	5	097*0		0.480	096.0	096°0	€	57	0.300	009*0	0.290	0.580	0.590
包	R	0.550		0.500	1.000	1.050	6	문	0.310	0.620	0.320	0,640	0.630
12	36	0.610		0.470	0,60	1,080	12	36	0.300	009.0	0,340	0.690	0,9.0
7		0.580		094.0	0.920	1.040	2	74	0.410	0.820	0,340	0.680	0.750
5	49	0.580	1.160	0.450	0.900	1.030	16	64	0.500	1,000	0.350	004.0	0.850
5	ፚ	0,550		0.510	1,020	1,060	6	ž	0.510	1.020	0.390	0.780	0.900
20		009*0		0.470	0,940	1.070	昂	09	067*0	0.980	0.430	0.860	0.920
22		0,540		0.510	1,020	1,050	22	99	0•560	1,120	0,440	0.880	1,000
5 ¢	72	0*620		0.560	1.120	1, 180	77	72	0.530	1,060	0.500	1,000	1.030
92		0.530		0.570	1.140	1. 100	56	78	0.510	1.020	0.510	1,020	1,020
28	#	0.510		0.610	1.220	1,120	28	76	005.0	1.000	0.610	1.220	1.110
		0.470		009*0	1.200	1.070	30	90	0.480	096*0	0.650	1,300	1.130
32 ,	96	0.450		0.580	1.160	1,030	32	96	0*920	1.300	0.230	1.420	1,360
	102	0.430		0.560	1.120	066*0	34	102	0.590	1.180	0.750	1,300	1,340
	108	0.410	0.820	0.520	1,040	0.930	36	108	099*0	1,320	0°40	1,320	1.420
	118	0.420		0.500	1,000	0.920	38	114	0.680	1,360	0.780	1,360	1,460
	120	0.370		0.460	096*0	0.850	07	120	0.670	1,340	0.800	1.600	1.470
42	126	0.350		097.0	0.920	0.810	42	126	0.700	1.400	0.810	1.620	1.510
10 - 1007	132	0,340		057.0	006*0	064.0	77	132	0.690	1.360	0°20	1.520	1.440
97	138	0.620	1,240	0,440	0.880	1.060	97	138	0.730	1•460	0.820	1.640	1,550
48	144	094.0	0.920	0.670	1.340	1,130	48	144	069°0	1,380	0.820	1.640	1.510
많	150	0•390	0.780	0.500	1.000	0.890	25	150	0.800	1.600	0.800	1,600	1.600

01
Z
0
Ш
۵
Z
0
S

	0	PROM .	$\left(\frac{B}{A}\right)$ F	1.090	0.850	0.820	1,370	1.470	1.500	1,730	1.580	1,330	1.220	1,370	1.220	1.070	1.080	1.060	0.990	0.910	0.910	0.850	0.860	09.0	0.720	0.670	. 0.690	0,640
ω		RELAC		1.280	0.920	0.800	0,960	1.140	1,300	1.820	1,560	1.240	1.100	1.040	1.220	1.080	1.120	1.100	1.000	0,60	006*0	0.800	0,840	0.800	0,740	0.680	0.700	0.680
8 0	DERE	RELAC		0,640	094.0	007*0	0.480	0.570	0.650	0.910	0.780	0.620	0.550	0.520	0.610	0,540	0.560	0.550	0.500	0.470	0.450	0010	0.420	00,400	0.370	0.340	0.350	0,340
N O E	ERDO	RELAC		006*0	0.780	0.840	1.780	1.800	1.700	1.620	1,600	1.420	1,340	1,300	1,220	1.060	1.040	1.020	0.980	0.880	0.920	006*0	0.880	0.720	0.700	0,660	0.680	009*0
000	12901	RELAC		0.450	0.390	0.420	0.890	006*0	0.850	0.820	0.800	0.710	0.670	0.650	0.610	0.530	0.520	0.510	067°0	0,440	094.0	0.450	0,440	0,360	0,350	0.330	0,340	0.300
	M ETROS	_	•	9	12	8	77	R	36	42	48	24	99	99	72	78	96	8	96	102	108	114	120	126	132	138	144	150
	E E	L	0	8	3	9	40	₽	12	7	16	9	R	22	72	56	28	R	32	ጟ	36	38	7	42	77	46	4. 8.	25
	RELAC	PROM	(A)	0.910	0.730	0.650	0.820	006*0	0.950	0.950	0,6*0	096*0	0.990	1,040	1,050	1.100	1,120	1.270	1.160	1.200	1.200	1,230	1.210	1.190	1.120	1,260	1.110	1,210
2	0 H O	-	$\left(\frac{B}{A}\right)^{F}$ $\left(\frac{B}{A}\right)^{F}$		0.540 0.730	0.460 0.650	0,780 0,820	0.880 0.900	0.900 0.950	056.0 076.0	0,6.0 096.0	1,080 0,960	1,160 0,990	1,280 1,040	1,320 1,050	1,400 1,100	1,480 1,120	1,560 1,270	1,600 1,160	1.680 1.200	1.720 1.200	1.780 1.230	1,769 1,210	1.740 1.190	1.640 1.120	1,900 1,260	1,660 1,110	1,900 1,210
7 8N O		RELAC					0.780														•						•	
Z	ER'DO DERECHO	RELAC RELAC '	$F \qquad \left(\frac{B}{A}\right) \qquad \left(\frac{B}{A}\right)F$	0.820	0*2*0	094*0	0.780	0.880	006*0	0,60	096*0	1.080	1.160	1.280	1,320	1.400	1.490	1,560	1,600	1.680	1.720	1.780	1,768	1.740 1	1.640	1,900	1,660	1.900
	DERECHO	C RELAC RELAC RELAC	$\left(\frac{\beta}{A}\right)F \left(\frac{\beta}{A}\right) \left(\frac{\beta}{A}\right)F$	0.410 0.820	0,270 , 0,540	0.230 0.460	0.390 0.780	0.920 0.440 0.880	0.450 0.900	0,470 0,940	096*0 087*0	0.540 1.080	0.580 1.160	0.640 1.280	0.660 1.320	0.700 1.400	0,740 1,480	0.780 1.560	0.800 1.600	0.840 1.680	0.860 1.720	0.890 1.780 1	0.880 1.768	0.870 1.740 1	0,820 1,640	0.950 1.900	0.830 1.660	0.950 1.900

Ø)
2	
C	₹
C	
2	
U	200

	RELAC	PROM	0,740	0.900	0.880	1.010	1.020	1.030	1.100	1.100	1.050	1.050	1.010	1,000	1.000	0,60	0.910	098*0	0.820	008*0	0.750	0,760	0.710	0.680	0.720	0*90	0,9,0
0	0 H O	RELAC CORR (B) F	1.040	1.260	1.080	1.120	1.020	0.980	1.100	1.080	1.040	1.100	1.040	1.040	1.020	0.920	0.920	098*0	0,840	0.820	0,760	0.780	0.720	0.660	0.700	00.700	0.650
S S	0 R R	RELAC 08S (B)	0.520	0.630	0*2*0	0.560	0.510	0650	0.550	0,540	0.520	0.550	0.520	0.520	0.510	0940	094.0	0.430	0.420	0.410	0.380	0.390	0,360	0.330	0,350	0.350	0.330
N D E	E 2 0 0	RELAC CORR (A)	0*4*0	0*2*0	0.680	006*0	1.020	1,080	1,100	1.120	1,060	1,000	0*6	096°0	0.980	096*0	006.0	098.0	0.800	.0°280	0,740	0,740	0°.00	0.700	0*40	099*0	0.620
8	17001	RELAC OBS	0.220	0.270	0*2*0	. 054*0	0.510	0*2*0	0.550	0.560	0.530	0.500	064.0	084.0	064.0	0.480	0.450	0.430	00,*0	0•390	0.370	0.370	0.350	0,350	0.370	0.330	0.310
	M ETROS	_ •	9	12	9	54	尺	36	42	48	24	8	99	72	78	76	8	96	102	108	114	120	126	132	138	144	150
	¥	_ "	N	4	9	6 0	2	12	7	危	6	8	22	54	5 6	28	몼	32	34	36	38	9	4 2	3	4 6	\$	22
	RELAC	PROM (B) F	0.780	0.730	0.830	0.890	0,60	0.950	066*0	1,000	066*0	1.010	1.010	1.040	1.060	1.130	1.080	1.040	1.060	0.640	0.970	0.930	006.0	09.40	0.890	0.820	0.7.0
6	0 # 0	RELAC PROM CORR $\left(\frac{B}{A}\right)$ F $\left(\frac{B}{A}\right)$ F	=		1,100 0,830			1.020 0.950	1.100 0.990	1,160 1,000	1.120 0.990	1,120 1,010		1-140 1-040		1,320 1,130	1,300 1,080	1,240 1,040	1,300 1,060	1.180 0.990	1.120 0.970	1,100 0,930	1.080 0.900	0.980 0.760	1,100 0,880	0.920 0.820	0.7.0
N O			=																								
N O	ERECHO	RELAC CORR $\left(\frac{B}{A}\right)$ F	0,60	0,60	1, 100	1,080	1.060	1,020	1.100	1, 160	1, 120	1. 120	1, 120	1.140	1,220	1,320	1,300	1,240	1,300	1, 180	1.120	1.100	1.080	0.880	1.100	0.920	00.800
a Z	IZQUIERDO DERECHO	RELAC RELAC OBS CORR $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)F$	0,6,0 0,4,0 050,0	0*6*0 024*0	0.550 1.100	0.540 1.080	0,530 1,060	0.510 1.020	0.550 1.100	0.580 1.160	0.560 1.120	0,560 1,120	0.560 1.120	0.570 1.140	0.610 1.220	0.660 1,320	0.650 1.300	0.620 1.240	0.650 1.300	0.590 1.180	0.560 1.120	0.550 1.100	0,540 1,080	0.440 0.880	0.550 1.100	0.460 0.920	000.0 004.0
N O	ZQUIERDO DERECHO	RELAC RELAC RELAC CORR OBS CORR $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ $\left(\frac{B}{A}\right)$ F	0,6,0 0,4,0 050,0	0.520 0.470 0.940	0.560 0.550 1.100	0.700 0.540 1.080	0.410 0.810 0.530 1.060	0.880 0.510 1.020	0.880 0.550 1.100	0.840 0.580 1.160	0.860 0.560 1.120	0.900 0.560 1.120	0.450 0.900 0.560 1.120	0.940 0.570 1.140	0.900 0.610 1.220	0.940 0.660 1,320	0.860 0.650 1.300	0.840 0.620 1.240	0.820 0.650 1.300	0.800 0.590 1.180	0.820 0.560 1.120	0.760 0.550 1.100	0.720 0.540 1.080	0.640 0.440 0.880	0.660 0.550 1.100	0.720 0.460 0.920	0.620 0.400 0.800

<u>-</u>
-
01
Z
0
Ш
0
Z
0
S

Ne 12

SONDEO

Z E T	METROS	1200	I ERDO	DERE	0 1	7 1 1 0	Z	TROS	12901		DERE	0 1 0	RFIAC
L	_	RELAC		RELAC		PROM	_	<u>د</u>	RELAC		RELAC	RELAC	PROM
0	v	§ @ ▼		€		(B) F	0	o	¶ M M	(B)	(B)	(B)	
2	9	0.200		0.590		0.790	8	9	0.410	0.820	0.450	006*0	098*0
3	12	0.290		0.290		0.580	t	12	0.420	0,840	067*0	0.980	0.910
9	92	0.270		0.290		0,560	9	18	0.420	0,840	0.500	1,000	0.920
Φ)	54	0.320		0,90		096*0	6 0	7,7	0.450	006*0	0.530	1.060	0.980
6	웄	005.0		0.610	1.220	1.010	2	몼	0.420	0,8,0	0.580	0,760	1,000
12	36	0.430	0.860	0.650		1.080	12	36	0570	0.880	0.550	1.100	0.990
4	42	0.380		069°0		1.070	7	77	087.0	096*0	0.510	1.020	066*0
, 2	48	0.300		009*0	1.200	006*0	16	6	0.500	1,000	067*0	0.980	066*0
4	54	0.430		0.510		0,60	18	75	09,0	096*0	0.450	006*0	0.930
8	9	0.430		087*0		0.910	20	8	0.450	006*0	094°0	0.920	0.910
	99	0.410		0.450		0.860	22	99	0.420	0,840	077.0	0.880	0.860
	72	0.370		0.430		0.800	54	72	0.430	0*860	0.250	0.500	0.680
	78	0,350		0.420		0.770	5 2	78	0.410	0.820	0.290	0.580	0.800
	₩	0,340		0.410		0.750	28	70	004*0	0.800	0.350	00.00	0.750
	90	0.330		0,440		0.770	30	8	0.380	0°160	0.370	0,740	0.750
	96	0.320		0.420		0,740	32	96	0.370	0,740	0.330	099*0	004.0
	102	0.370		007*0		0.770	ž	102	0.350	00.00	0.330	099*0	06.90
	108	0.310		0.410		0.730	36	108	0.330	099*0	0.320	0,640	0.650
, 8	114	0.300	0.600	0.550		0.850	38	14	0.310	0.620	0.310	0.620	0.620
	120	0.330	099*0	0.580	1.160	0.910	3	120	005*0	009*0	0.310	0.620	0.610
, 24	126	0.280		0.520		0.800	42	126	0.270	0.540	0.290	0.580	0.560
100.00	132	0.270	0,540	0.430		0.700	44	132	0.250	0.500	0.280	0.560	0.530
` 9 1	138	0.290		0.410		0.700	46	138	0.250	0.500	0.270	0,540	0.520
, 9	144	0,360		065.0		0.750	6 4	144	0,240	0.480	0,260	0.520	0.500
100.11	150	0.450		0.370		0.820	몺	150	0.220	0,440	0.230	094°0	0.450

K)
8	
CH	
20	
V.	

	261 A.C	PROM	(<u>B</u>) F	0,840	0.870	0,940	1.000	1.040	0.910	1.170	1.220	1.270	1,300	1,330	1,350	1,340	1.340	1,350	1,340	1,360	1,360	1,350	1,350	1,320	1,330	1,330	1,330	1.320
4	0 # 0	210 -424(1)	(<u>A</u>)	0,960				1.100											1.400							1.380		1,340
or Z	w			0.430	094*0	0.480	0.520	0.550	0.590	0.610	0,9.0	0.670	0*90	0.700	0.710	0.710	0.710	0.700	0.700	0.710	0.710	00.00	069°0	0.680	069°0	069*0	0.680	0.670
		RELAC	$\left(\frac{B}{A}\right)F$	0.820	0.820	0.920	096*0	0.980	0,640	1.120	1.160	1.200	1.240	1.260	1,280	1.260	1,260	1,300	1.280	1,300	1,300	1,300	1.320	1.280	1,280	1,280	1,300	1.300
0	10021		¥ (New Year	0.410	0.410	094.0	097.0	067*0	0.320	095*0	0.580	0.000	0.620	0.630	0,90	0.630	0.630	0.650	0,9.0	0.650	0.650	0.650	099*0	079*0	0,9.0	0*9*0	0.650	0.650
	M ETROS	_	0	9	12	.	54	몼	36	77	64	75	8	99	72	78	70	06	96	102	108	•	120	126	132	55.	144	150
	3	_		N	.3	9	•	5	12	#	4	\$	思	22	* 2	56	28	문	32	¥	36	38	3	42	77	97	87	22
	9 F. A.C.	PROM	(<u>B</u>) F	0.970	0.980	1.000	0.850	0.830	0.800	0°20	0.720	0.730	069*0	0.680	099*0	0.650	0.650	0.690	0.650	0.620	0.700	069°0	0,640	0.550	0.570	0.620	0.680	026*0
<u>13</u>	CHO BELAC		$\left(\frac{B}{A}\right)^{F}$ $\left(\frac{B}{A}\right)^{F}$		1, 100 0,980			0.900 0.830	0.860 0.800	0.820 0.760	0.800 0.720		069*0 094*0		099*0 076*0						0.660 0.700		0,580 0,640		0.620 0.570		0.700 0.680	0*00 0*6*0
0 Ne 13		RELAC																										
0	ERECHO	RELAC		006*0	1.100	1, 160	009*0 007*0	0.450 0.900	0.430 0.860	0.820	0.800	0.820	0.760	0,760	0,740	0.700	0.680	0.780	099*0	0,640	099*0	0.620	0.590	0.500	0*950	0,90	0.700	076*0
	IZQUIERDO DERECHO	RELAC RELAC RELAC	$(\frac{B}{A})^{F}$ $(\frac{B}{A})$ $(\frac{B}{A})^{F}$	1.040 0.450 0.900	0.860 0.550 1.100	0.840 0.580 1.160	0.900 0.400 0.600	0.450 0.900	0.430 0.860	0.700 0.410 0.820	008*0 007*0	0.640 0.410 0.820	0°380 0°160	0.600 0.380 0.760	0,370 0,740	0.350 0.700	0.340 0.680	0.390 0.780	0°330 0°690	0.320 0.640	0°330 0°660	0.310 0.620	0.290 0.580	0.250 0.500	0.310 0.620	0.320 0.640	0.350 0.700	0,470 0,940
0	LERDO DERECHO	RELAC RELAC RELAC RELAC ORS CORP	$(\frac{B}{A})^{F}$ $(\frac{B}{A})$ $(\frac{B}{A})^{F}$	0.520 1.040 0.450 0.900	12 0.430 0.860 0.550 1.100	18 0,420 0,840 0,580 1,160	24 0.450 0.900 0.400 0.800	30 0.380 0.760 0.450 0.900	36 0.370 0.740 0.430 0.860	42 0.350 0.700 0.410 0.820	48 0.320 0.640 0.400 0.800	54 0.320 0.640 0.410 0.820	60 0.310 0.620 0.380 0.760	66 0.300 0.600 0.380 0.760	72 0.290 0.580 0.370 0.740	78 0,300 0,600 0,350 0,700	84 0.310 0.620 0.340 0.680	90 0.300 0.600 0.390 0.780	0°970 0°330 0°970	102 0.300 0.600 0.320 0.640	108 0.370 0.740 0.330 0.660	0.760 0.310 0.620	0.700 0.290 0.580	0.600 0.250 0.500	0.520 0.310 0.620	0.600 0.320 0.640	0.660 0.350 0.700 (0,900 0,470 0,940

K)
-	
0	2
Ç	70.
L	
C)
2	
C	20
U)

9

o Z

SONDEO

METROS	205	1200	FRDO		O H		3	METROS	17011			1 C	
L	_	RELAC	RELAC		RELAC	RELAC	_	_	RELAC	RELAC		RELAC	RELAC
•	0	OBS PA	ORR (A)		(国 (国 ()	(A)		. 0	OBS A	ORR (B)	SB ⊕\⊀	SORR PROS	(B)
N	9	024.0	0,8,0	0.360	0.720	0.780	2	9	0,540	1.080	0.420	0.840	0.960
3	2	0,440	0.880	0040	0.800	0,840	3	12	0.310	0.620	0.420	0.840	0.730
9	18	0.480	096*0	0.480	096.0	096°0	9	6	0.370	0,740	0.4.10	0.820	n.780
æ	54	0.520	1.040	0.520	1.040	1.040	€0	72	0,440	0.880	0.450	00.00	0.890
6	문	0.560	1.120	0.550	1.100	1.110	6	2	0.510	1.020	0.480	096.0	0.990
	36	0.590	1.180	0.580	1.160	1.170	12	36	095°0	1.120	0.550	1,100	1.110
	42	0.620	1.240	0.560	1.120	1,180	*	77	0.590	1.180	0.570	1.140	1.160
	E 4	0.620	1.240	0.580	1.160	1,200	4	40	0.610	1.220	0.570	1.140	1,180
	ž	0.630	1.260	009*0	1.200	1.230	\$	54	0.610	1.220	0.550	1.100	1.160
	9	0.620	1.240	0.610	1.220	1,230	8	8	009*0	1,200	0,540	1.080	1,140
	99	0.630	1,260	0.610	1.220	1.240	22	99	0.600	1,200	0.550	1.000	1.100
	72	0.630	1.260	0.610	1.220	1.240	72	72	0.580	1.160	094°0	0.920	1.040
	78	0.630	1,260	0.630	1.260	1,260	56	78	0.550	1.100	094.0	0.920	1.010
	ð	0.620	1.240	0.620	1.240	1.240	28	ð	0.550	1.100	0.510	1.020	1,060
	8	0.620	1.240	0.610	1.220	1.230	R	8	0.510	1.020	094.0	0.920	0.970
32 9	96	0.620	1.240	0.610	1.220	1.230	32	96	0.500	1,000	0.450	006*0	0.950
¥ ====================================	102	0.610	1.220	009*0	1.200	1.210	¥	102	0.480	096°0	0.450	006*0	0.930
36 10	108	0.610	1.220	0.590	1.180	1.200	38	108	0.470	0*6*0	094.0	0.920	0.930
38 11	17.	0.610	1.220	0.590	1.180	1,200	38	114 .	0.450	006*0	094.0	0.920	0.910
12	120	009*0	1.200	0.590	1.180	1, 190	3	120	094.0	0.920	0.480	096*0	0,6.0
1 7	126	065.0	1.180	0.580	1.160	1.170	42	126	0,440	0.880	094.0	0.920	006*0
44 13	132	0.580	1,160	0.590	1,180	1.170	3	132	0.430	098*0	0.450	006*0	0.880
46 13	138	0.580	1.160	0.570	1,140	1, 150	46	138	0.430	098*0	0.480	096*0	0.910
700	771	0.570	1.140	0.550	1.100	1.120	49	144	0.420	0,840	064.0	086*0	0.910
50 15	150 1	0.570	1. 140	0*550	1.100	1.120	20	150	0.410	0.820	0,540	1.080	0.950

17
a Z
EO
O N
0'8

	BELAC	PROM	(<u>B</u>)			1.070																						
8	OHO			1,100	1.000	006.0	0.860	0.840	0.300	0•760	0.720	0.680	0.700	0.720	0.660	0.720	0.680	0.700	0.680	0.720	0.660	0.720	099*0	0,740	0,60	0.800	006-0	007
N O	0 A A B	RELAC		0.550	0.500	0.450	0.430	0.420	007'0	0.380	0,360	0.340	0.350	0.360	0.330	0*360	0.340	0,350	0,540	0.360	0.330	0,360	0.330	0.370	0.470	004.0	0.450	C
NOZ	ERDO	RELAC		1,000		1.240																						
0 8	1290	RELAC	§ ⊕ ₹	0.500	0.610	0.620	0.520	0.450	0.410	007*0	0.380	0.360	0.370	0.350	0.330	0.320	0.330	0.330	0.370	0.450	0.360	09,0	097.0	0.450	0.560	0.550	0.580	200
	M ETROS	-	•	9	12	18	54	R	36	42	4.0	30	3	99	72	78	ð	ጽ	96	102	108	114	120	126	132	138	776	151
	3	_	•	~	-3	9	•	5	4	2	\$	₽	2	22	54	56	58	R	32	*	36	38	3	77	3	97	64	25
	06140	PROM	(<u>B</u>) F	1.250	1.080	1.090	1.170	1.130	1, 150	1, 140	1.170	1.140	1.140	1, 150	1,130	1,110	1,140	1.140	1, 160	1.170	1,100	1.070	1,090	1.070	1.080	1.040	1.040	1.040
17	0 H O	MELAC		0,540	0,640	09.40	0.880	096°0	1.020	1.040	1.080	1.020	1.000	1.000	0.990	096.0	0.980	096°0	0.960	0,940	0.920	0,940	0.940	0.920	096*0	006*0	0.920	1 980 L
a Z	ERECHO	MELAC	22	0,540	0,640	09.40	0.880	096°0	1.020	1.040	1.080	1.020	1.000	1.000	0.990	096.0	0.980	096°0	0.960	0,940	0.920	0,940	0.940	0.920	096*0	006*0	0.920	13.980
a Z	ERECHO	RELAC MELAC		0.270 0.540	0.320 0.640	09.40	088*0 0*5*0	096°0	0.510 1.020	1.040	1.080	0.510 1.020	0.500 1,000	1.000	064.0 0.990	096.0	0.490 0.980	096*0 087*0	096*0 087*0	0*6*0 06*0	0*460 0*920	0,6,0 0,940	0.940	0.460 0.920	096*0 087*0	006*0	0.460 0.920	U46-U 067-U
aN O	ERECHO	RELAC RELAC MELAC		1,960 0,270 0,540	1.520 0.320 0.640	1.420 0.380 0.760	088*0 0*5*0	1.300 0.480 0.960	1.280 0.510 1.020	1,240 0,520 1,040	1.260 0.540 1.080	0.510 1.020	1.270 0.500 1.000	1,300 0,500 1,000	1,280 0,490 0,980	1,260 0,480 0,960	1.300 0.490 0.980	096*0 087*0	1.360 0.480 0.960	0*6*0 06*0	0*460 0*920	0,6,0 0,940	0*6*0 04*0	0.460 0.920	096*0 087*0	00.450 0.900	1.160 0.460 0.920	086-0 U67-0 DU1-1

<u>0</u>
a Z
EO
۵
20
S

		PROM	(A)	1.150	1.060	1.240	1,230	1.140	1,090	1.100	1.140	1.040	1.110	1.090	1.030	1.040	1,320	0.890	0.950	1.090	0.950	1.100	1.250	1.160	1,380	1.290	1.210	1.150.
20	0 1 0	RELAC	(B)	1.160	1.020	1,060	1,020	1, 100	1.080	1.080	1.040	1.040	1,000	0.940	0,6.0	0.980	1.040	006-0	0.820	0,940	006.0	0.860	0.900	0.880	1.060	0.980	1.040	0.980
S O	9 8 8 8	RELAC		0.580	0.510	0.530	0.510	0.550	0.540	0.540	0.520	0.520	0.500	064.0	0.470	064.0	0.520	0.450	0.4.10	0.470	0.450	0.430	0.450	0,40	0.530	064.0	0.520	067*0
NOE	6 8 0 0	RELAC	(A)	1.140	1.100	1.420	1.440	1.160	1.100	1.120	1,240	1.040	1,220	1.200	1.120	1. 100	1.600	1.080	1.080	1.240	1.000	1.340	1,600	1.440	1.700	1,600	1,380	1,320
0	10021	PELAC OBS	€	0.570	0.550	0.710	0.720	0.590	0.550	0.560	0.620	0.520	0.610	0.600	0.560	0.550	000.0	0,840	0.540	0.620	0.500	0.670	0.900	0.720	0.850	0.800	0690	099.0
	M E TROS	<u>ر</u>	•	9 2	4 12	91	9 54	5	12 36	74 42	16 4.8	16 32	29	99 22	24 72		28 84			34 102	36 108	10 1 0			261 74.		146 944	•
	9	} ≥	L.	0	9	0	0	D		6	0	_			-	0	0	0	0		-					_	_	
	t.	PROM	*	1.080	1.160	1.260	1.30	0.900	0.860	0.190	0.73	0.680	0.740	0.720	1,120	0.80	0.78	0.82	16.0	0.76	1, 160	0.830	0.770	1.820	0.770	0.730	0.750	0.710
<u>o</u>	OHO		(人) (人)																		1,740 1,160			1.500 1.820			1,040 0,75	-
61 aN 0	33 24.	RELAC	4	1, 180	1,320	1.440	1.620	006*0		0.800	0,760	0.700	0.760	0,740	1,500	0.900	0.920		1.100	0.860		1,100	0,940	1.500		1,000		-
NDEO	DERECHO	C RELAC	<u>^</u> (\ <u>\</u>	1, 180	1,320	1.440	1.620	006*0	006.0	0.800	0,760	0.700	0.760	0,740	1,500	0.900	0.920	096.0	1.100	0.860	1.740	1,100	0,940	1.500	1.040	1,000	1,040	0,60
DEO	ERECHO	RELAC RELAC RELAC RELAC OBS CORR	$\left(\frac{B}{A}\right) \left(\frac{B}{A}\right)^{F}$	0.590 1.180	0.560 1.320	0.720 1.440	0.980 0.810 1.620	0.450 0.900	0.450 0.900	0.400 0.800	0.380 0.760	0,350 0,700	0.380 0.760	0,370 0,740	0.750 1.500	0.450 0.900	0.460 0.920	096*0 087*0	0.550 1.100	0.430 0.860	0.870 1.740	0.550 1.100	0.470 0.940	0.750 1.500	0.520 1.040	0.500 1,000	0.520 1,040	0,470 0,940

SONDEO Nº 21

BEI AC	PROM	(B) F	1.310	17,130	1.140	1,120	1.080	1.030	0.980	0,6,0	096*0	0.970	1.020	1.030	1.030	1.010	1.020	1.050	1,100	1.040	1.050	1.080	1,060	1.070	1,020	1.070	0.950
0 H O	RELAC		1.100	1,240	1.120	1.000	0.920	006.0	006*0	0*8*0	006.0	0.920	096°0	1.000	1.020	1.060	1.060	1.100	1.140	1.140	1.180	1.200	1.240	1.280	1.240	1.320	1.180
DERE	RELAC		0.550	0.620	0.560	0.500	094.0	0.450	0.450	0.420	0.450	094*0	094.0	0.500	0.510	0.530	0.530	0.550	0.570	0.570	0.590	0.600	0.620	0,640	0.620	099*0	0.590
IERDO	RELAC		1.520	1.020	1.160	1.240	1.220	1.160	1.060	1.040	1.020	1.020	1.080	1.060	1,040	096°0	0.980	1,000	1.060	0,940	0.920	096*0	0.880	098*0	0.800	0.820	0.720
1290	RELAC		0.760	0.510	0.580	0.620	0.610	0.580	0.530	0.520	0.510	0.510	0,540	0.530	0.520	0°,480	064.0	0.500		0.470	094°0	084.0	0,440	0.430	007*0	0.410	0,360
METROS	<u>ـ</u>	o 5	9	12	92	54	20	36	75	9	24	09	99	72	78	%	8	96	102	108	114	120	126	132	138	144	150
2	<u>. </u>	•	2	3	9	₩	2	12	7	4	9	R	22	ž	92	28	兄	32	¥	36	28	9	42	75	46	48	20

-EYENDA

C DISTANCIA DEL ELECTRODO FIJO (Pm) AL ELECTRODO DE POTENCIAL (P)

DISTANCIA DEL ELECTRODO FIJO (Pm) AL G ELECTRODO DE CORRIENTE (E) (B) RELACION DIRECTA OBSERVADA EN EL

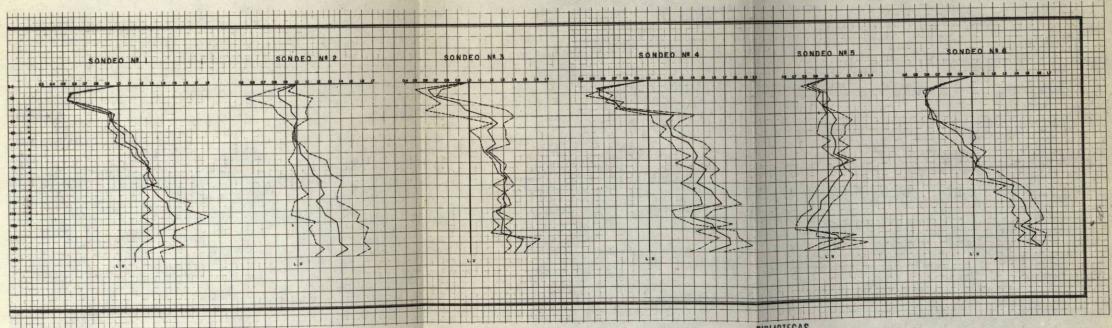
F CONSTANTE DEL APARATO IGUAL A 2

REGISTROS DE OBSERVACIONES

DE LOS SONDEOS GEOELECTRICOS

APLICANDO LA ZO. VARIANTE

U ESCUELA DE INGENIERIA
A TRABAJO RECEPCIONAL
S LECTURAS
L DE CAMPO
P gustavo Eclirán mar 1976



SISTEM OF

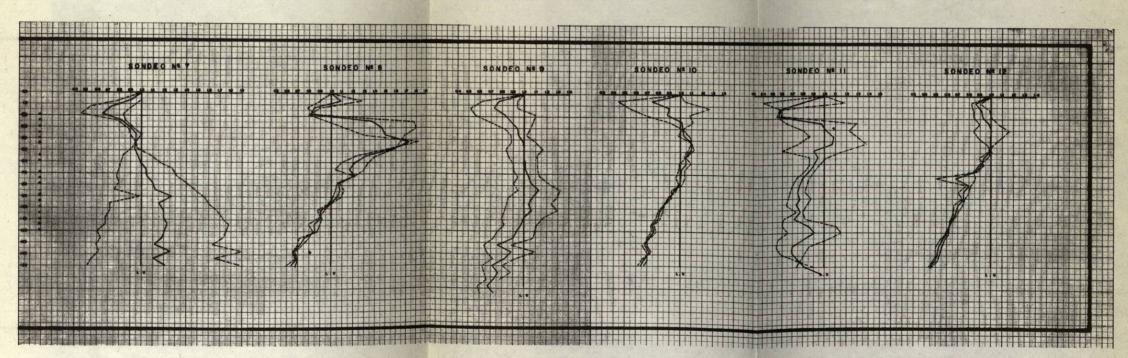


Smil Lt.

BIBLIOTECAS



O AUTONOMA S PULUSI



SISTEMA DE BIE



UNIVERSIGAD AU

DE

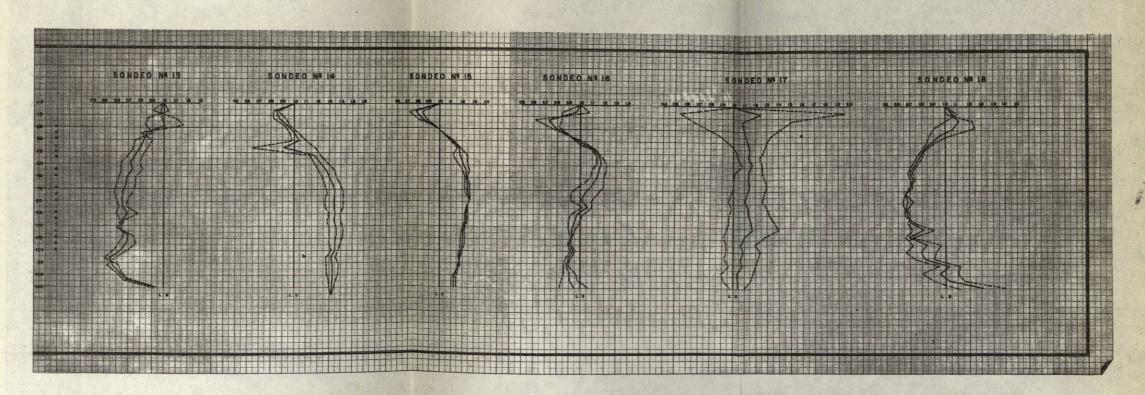
SAN LUIS POT

LIDTECAS



IONOMA

121



BISTEMA DE



UNIVERSIG'

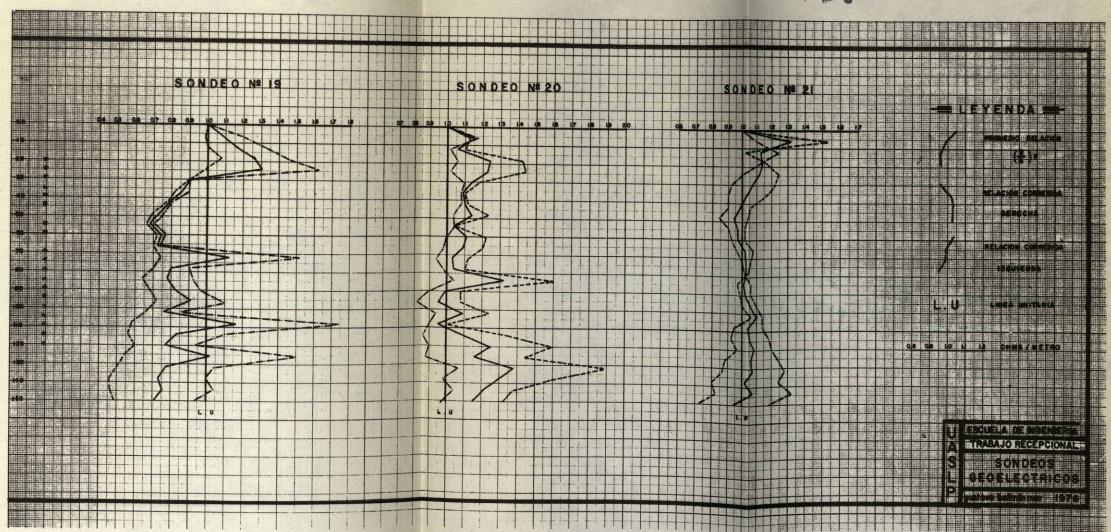
SAN LU

BIBLIOTECAS

DE SPOTOSI







RESULTADLS:

- SONDEO No. 1 .- Efectuádo en el Ejido La Leona.- La gráfica de R.C.P. nos indica una saturación en la parte superficial hasta los 18.00 m , ya que seguida mente , a manera que profundiza, los valores de R.C.P. aumentan gradualmente, indicándonos-zonas no saturadas.
- SONDED No. 2 -- Efectuado en el Ejido La Leona.- En la parte -superficial de esta gráfica, existe una zona -con escasa saturación hasta los 20.00 m , para
 después sufrir incrementos de valores en la re
 sistividad conforme se profundiza, mostrando -zonas no saturadas en la verticalidad del te -rreno.
- SONDED No. 3 .- Efectuado en el Ejido La Leona.- La gráfica de R.C.P. nos muestra una ligera saturación en la parte superficial, hasta el orden de los 15.00 m, en seguida empiezan a aumentar gradualmente sus valores, a medida que se profundiza, para indicarnos un tipo de material sin satura ción.
- SONDEO No. 4 .- Efectuado en el Ejido La Leona.- En esta gráfi ca se puede interpretar una mediana saturación

en la parte superficial hasta los 18.00 m , ya que después a manera que se profundiza, sus valores de R.C.P. se van incrementando, mostrando zonas nada interesantes.

- SONDEO No. 5 .- Efectuado en el Ejido El Cristal.- La gráfica de R.C.P. nos marca una escasa saturación enla parte superficial, siguiendo después una zona sin saturación hasta los 105.00 m, de a quí hasta los 135.00 m se detecta un horizon saturado ya que a más profundidad se tienen zonas sin interes.
- SONDEO No. 6 .- Efectuado en el Ejido El Cristal.- En la gráfica de este sondeo, se muestra interesante el intervalo comprendido entre los primeros 70.00 m , denotando la gráfica saturación, ya que de ahí en adelante aumentan los valores de R.C.P. a manera que se profundiza, mostran do materiales no saturados.
- SONDEO No. 7 .- Efectuado en el Ejido El Cristal.- La gráfica de R.C.P. muestra en la parte superficial hag ta los 30.00 m la zona más atractiva en saturación, ya que de esta profundidad en adelante sus valores aumentan gradualmente indicandonos zonas sin interes.

- SONDEO No. 8 -- Efectuado en el Ejido El Cristal.-- La gráfica de R.C.P. después de una mediana saturación -- hasta los 20.00 m , demuestra un intervalo -- sin interes comprendido entre 20.00 y 80.00 m para que de aquí en adelante a manera de quese profundiza sus valores decrecen gradualmen te llegándose a leer a los 150.00 m 0.650 0- Ohms. indicandonos una zona atractiva.
- SONDEO No. 9 .- Efectuado en el Ejido San Joaquín.- En esta gráfica de R.C.P. se pueden observar 2 intervalos de saturación interesantes., el primero
 es superficial ya que es del inicio hasta los
 25.00 m y el segundo de los 115.00 a 150.00 m
 teniendo una zona no saturada comprendida entre 30.00 y 105.00 m.
- SONDEO No. 10.- Efectuado en el Ejido San Joaquín.- La grfica de este sondeo presenta 2 intervalos de saturación atractivos, el primero es superficialya que vá del inicio hasta los 20.00 m , y el segundo que empieza a los 90.00 m, siendo este el más atractivo ya que sus valores van de creciendo a medida que van profundizando.
- SONDEO No. 11.- Efectuado en el Ejido San Joaquín.- En esta gráfica de R.C.P. se aprecian 3 intervalos sa

turados interesantes, el primero es superfificial ya que va del inicio a los 20.00 m , el segundo está comprendido entre 65.00 y -110.00 m , y el tercero de 125.00 a 150.00 m.

- SONDEO No. 12.- Efectuado en el Ejido San Joaquín.- Después de una mediana saturacióm superficial hasta los 25.00 m , se puede apreciar en la gráfica
 su parte mas atractiva de los 60.00 m en adelante ya que sus valores empiezan a decrecergradualmente para leerse a los 150.00 m ---0.450 Ohms, indicandonos una zona de gran in
 teres.
- SONDEO No. 13.- Efectuado en el Ejido Navidad.- En esta gráfica de R.C.P. la parte superficial hasta los 25.00 m denota escasa saturación, para que de aquí a la profundidad de 105.00 m se observela parte mas atractiva, seguidamente se pre senta un horizonte sin saturación de 15.00 m. de espesor, y después de 120.00 a 150 se tiene otra zona atractiva.
- SONDEO No. 14.- Efectuado en el Ejido Navidad.- La parte su perficial en esta gráfica se ve con escasa sa
 turación hasta los 20.00 m, de aquí en ade lante a medica que profundiza, van aumentando

gradualmente sus valores de R.C.P. indicandonos materiales sin saturación.

- SONDEO No. 15.- Efectuado en el Ejido Navidad.- Después de una escasa saturación superficial hasta el orden de los 15.00 m, se puede observar en esta gráfica que sus valores de R.C.P. tiendena aumentar a medida que se profundiza, por lo que toda la profundidad restante se considera no atractiva y sin interes.
- SONDEO No. 16.- Efectuado en el Ejido Navidad.- En esta gráfica se pueden observar 2 intervalos atractivos con zonas de saturación, el primero es superficial y es del inicio hasta los 30.00 m , el segundo es de 90.00 a 150.00 m . La zona comprendida entre 30.00 y 90.00 m , se puede con siderar sin saturación.
- SONDEO No. 17.- Efectuado en el Ejido Navidad.- La gráfica de esta sondeo indica una homogeneidad de mate-riales sin saturación en toda su longitud, -- siendo su valor promedio de R.C.P. 1.150 -- Ohms.
- SONDEO No. 18.- Efectuado en el Ejido Navidad.- Después de una zona sin saturación en la superficie que-

llega hasta los 25.00 m , se aprecia el intervalo mas atractivo entre 25.00 y 125.00 m , - observándose en el una buena saturación. De - 125.00 a 150.00 m debido al incremento de valores de R.C.P. , la zona se considera no interesante.

- SONDEO No. 19 .- Efectuado en el Ejido Sn. J. de Raices.- La gráfica de este sondeo nos imdica nasta los 35.00 m una zona sin saturación, de esta profundidad a 70.00 m la parte mas atractiva, ya medida que profundiza se observan cambios bruscos en los valores de R.C.P. predominando
 los intervalos atractivos e interesantes.
- SONDEO No. 20 -- Efectuado en el Ejido Sn. J. de Raices.- La -gráfica de este sondeo se observa poco atractiva, ya que en alla aparecen 2 intervalos -con mediana saturación, comprendidos estos en
 tre las profundidades de 30.00 a 80.00 y de -90.00 a 105.00 m.
- SONDEO No. 21 -- Efectuado en el Ejido Sn. J. de Raices.- En -la gráfica de este sondeo se observa un unico
 intervalo donde pueda existir saturación comprendido entre los 30.00 y 60.00 m de profun-

didad, ya que lo restante es una continuidad de valores que nos indican materiales poco atractivos y sin saturación.

--- CAPITULO QUINTO ----

-- CONCLUSIONES

Y
RECOMENDACIONES--

V .- CONCLUSIONES Y RECOMENDACIONES.

De acuerdo con los resultados obtenidos en los trabajos Gsológicos y Geofísicos que se realizáron en el área estudiada, se llega a las siguientes conclusiones :

- 1.- El Valle del Potosí, es de un tipo endorreico constituído en gran parte por rocas sedimenta rias, cuyas edades abarcan desde el Jurásico Su perior hasta el Reciente.
 - 2.- En este valle se encuentran 2 tipos de acuífero explotables, el formado por las calizas del Cretácico, principalmente la Caliza Aurora ---(solamente aflora una pequeña estribación enlas inmediaciones del Ejido Navidad, y ya está siendo explotada) y el acuífero granular for-

mado por todo el material de relleno, considerando este de gran importancia debido a su magnitud.

- 3.- La precipitación media anual en la Sierra del Potosí es de 400 mm. con una altura que rebasa los 3000.00 m.s.n.m, por lo tanto es probable que debido a la presión hidrostática el acuífero granular reciba una de las principales recargas por las aguas subterráneas en las partes donde la caliza esté fracturada. Siendo también de interes la recarga recibida por la infiltración, tanto de la lluvia comode los escurrimientos de las sierras.
- 4.- De acuerdo con los sondeos geoeléctricos quese realizaron, se concluye que hay espesoresde acarreos superiores a los 150.00 m , ya -que existen partes en la que no fué atravezado.
- 5.- En las localizaciones donde se realizáron los sondeos geoeléctricos marcados con los núme ros; 1, 2, 3, 4, 7, 14, 15, 17, 20 y 21 se obtuvieron resultados poco atractivos hasta la profundidad de 150.00 m , ignorándose a -- mas profundidad la posible existencia de un acuífero explotable.

RECOMENDACIONES:

- 1.- Se recomienda iniciar perforación exploratoriaen los sitios donde se realizaron los sondeos geoeléctricos marcados con los números ; 6 , 8 11 , 12 , 13 , 18 y 19 .
 - 2.- A las exploraciones se les deberá dar una profundidad no menor de 150.00 m , y dependiendode los resultados de perforación se decidirá si se suspende ésta ó se prosigue a la ampliación.
- 3.- Debido a la gran heterogeneidad del terreno enel subsuelo, es necesario respetar los sitios exactos a explorar, no habiendo margen para posibles desplazamientos.
- 4.- Segun se presenten los resultados de esta prime ra etapa de perforaciones exploratorias, se podrá hacer una nueva programación, en los sitios donde se realizaron los sondeos geoeléctricos marcados con los números : 5 , 9 , 10 , y 16 , por ser estos en orden de importancia los si -- guientes mas atractivos.
- 5.- Para definir exactamente las zonas con aguas --

subterráneas de mala calidad, es necesario ha - cer un muestreo completo de todos los pozos en-existencia comprendidos dentro del valle estu - diado.

-- CAPITULO SEXTO-

VI .- BIBLIOGRAFIA.

- ALVAREZ JR., M.= (1961) Provincias Fisiográficas de la República Mexicana. S . G . M . ---Vol. No. 2 , Tomo XXIV
- ALVARADO ORTUNO A.R..= (1973) Estudio Geohidrológico de la
 Cuenca de Rio Verde, Estado de S.

 L. P. Trabajo Recepcional Esc.

 de Ingenieria. U. A. S. L. P.
- ALCOCER U. JOSE. (1974) Apuntes de la materia Métodos Geofísicos de Exploración. Esc. de Ingenieria. U.A.S.L.P.
- BLASQUEZ L. LUIS.- (1959) Hidrogeológia de las regiones desérticas de México. Tomo XV Instituto de Geológia, U.N.A.M.

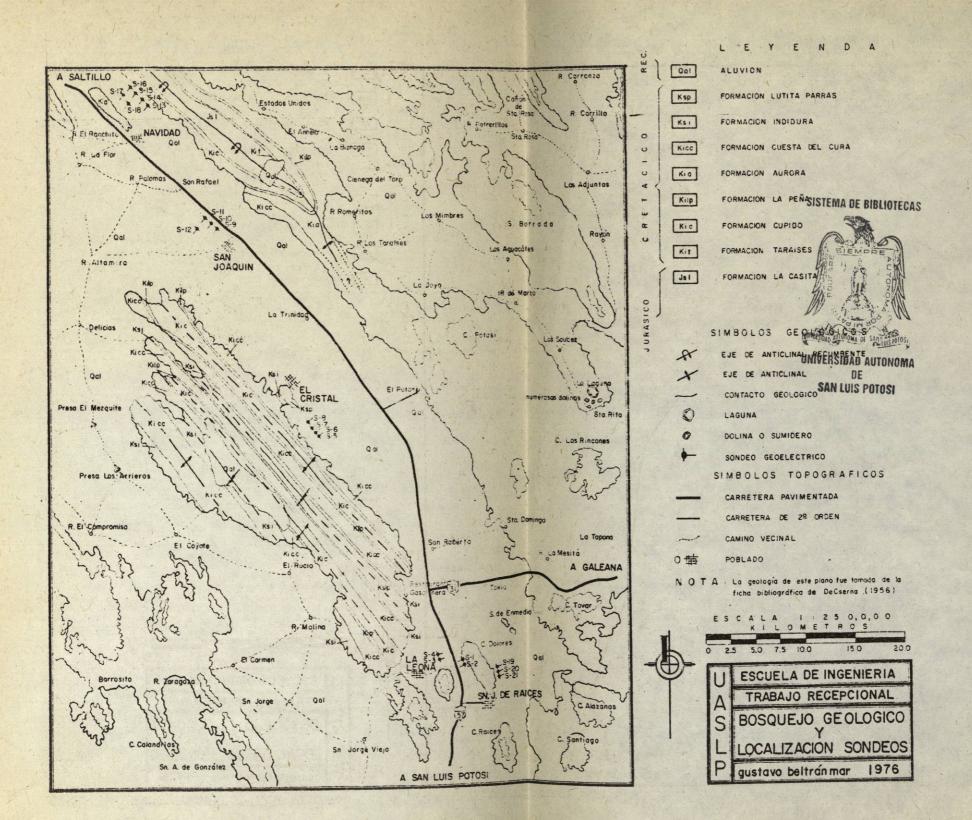
- DE CSERNA, ZOLTAN, (1956) Tectónica de la Sierra Madre Grien tal de México, entre Torreón y Mon terrey. Contribución de Instituto Nacional para la Investigaciónde Recursos Minerales de México . XX Congreso Geológico Internacional
- GARCIA GALLARDO R. (1967) Informe sobre la exploración geo eléctrica efectuada en el Valle de
 Vicente Guerrero, Mpio. M/N , Estado de Durango. S.R.H. Inédito .
- GARCIA TREVIÑO R. (1972) Informe relativo a los trabajos —

 geofísicos efectuados en el Estado

 de Colima. S.R.H. Inédito .
- GONZALES AGUILERA A. (1973) Estudio geohidrológico de la -cuenca de Villa de Arista, Estadode S.L.P. Trabajo Recepcional -Esc. de Ingenieria . U.A.S.L.P.
- KRYNINE P. DIMITRI (1961) Principios de Geológia y Geotecnia

 JUDD R. WILLIAM para Ingenieros. Ed. Omega .
- MARTINEZ RUIZ V.J. (1971) Estudio Geológica del área El Milagro Villa de Guadalupe, Estado de S.L.P. Tæabajo Recepcional Esc. de Ingenieria , U.A.S.L.P.

- MEXICO, CETENAL (1970).- Clasificación de climas según Koeppen y modificado por E. Ga<u>r</u>
 cía. Carta de Climas, Monterrey
 14 R VII.
- MOTILLA J. LUIS (1973).- Estudio Geológico del Area Pastoriza Matehuela, Estado de 5.L.P. Trabajo Recepcional, Lec.
 de Ingenieria. U.A.S.L.P.



Esta Tesis se Imprimio en Marzo de 1976 en los l'alleres de Impresos Offsali-G, S.A., con Oficinas en Av. de los Poetas No. 340 (Frente a la Ciudad Universitaria), Tel. 3-04-22 San Luis Potosi S. L. P

