

GEOLOGIA DE LA COMARCA DE
CAMPANA MAHUIDA

Por JUAN CARLOS M. ZANETTINI

18 páginas
2 láminas

1979

GEOLOGIA DE LA COMARCA DE CAMPAÑA MALUIDA

(PROVINCIA DEL NEUQUEN)

JUAN CARLOS M. ZAMPIERINI

DIRECCION GENERAL DE FABRICACIONES MILITARES

RESUMEN

Se describe de manera breve la geología de la comarca de Campaña Maluenda, situada en la provincia del Neuquén. La columna estratigráfica se compone de sedimentitas jurásicas que han sido intruidas por cuerpos silíceos y mesosilíceos del Cretácico superior y Oligoceno; efusivas y sedimentos cuartéricos cubren a los anteriores. La falla del Río Agrio determina un bloque diferencialmente ascendido al este de dicho río. Se da una descripción de la historia geológica.

ABSTRACT

The geology of the Campaña Maluenda area, located in the province of Neuquén, is described briefly. The stratigraphic sequence is formed by Jurassic sedimentites, intruded by siliceous and mesosiliceous upper Cretacic and Oligocene bodies. Cuarteric vulcanites and sediments overlie those rocks. The Río Agrio fault has originated the differential uplift of one block east of the river. A descriptiyon of the geological history is given.

INTRODUCCION

El trabajo tiene por objetivo dar a conocer sucintamente las características geológicas de la comarca de Campaña Mahuida, reconocidas durante tareas de exploración geológico-minera llevadas a cabo por la Dirección General de Fabricaciones Militares durante los años 1975 y 1976.

Ubicación de la comarca

La zona se halla situada en la Provincia del Neuquén, Departamento Loncopué, 100 km al norte de la ciudad de Zapala. Desde esta localidad se accede a la comarca por las rutas nacionales 22 y 251.

Investigaciones anteriores

Estudios geológicos anteriores, con carácter regional, fueron efectuados por Groeber (1953 y 1963), Marchese (1971), Irigoyen (1972), Di Gregorio (1972) y Leanza (1975).

Los estudios locales son de índole minera y fueron llevados a cabo por Angelelli (1950), Salaberry y Nuñez (1963) y Zanettini (1976).

Agradecimientos

El autor deja su expreso agradecimiento a las autoridades de la Dirección General de Fabricaciones Militares por autorizar la publicación del presente trabajo. Asimismo agradece a la Licenciada Graciela Santamaría por el estudio de los cortes petrográficos.

GEOLOGIA

Estratigrafía

El cuadro estratigráfico sintetiza las características de las unidades litológicas aflorantes en la comarca.

CUADRO ESTRATIGRAFICO

EDAD		ENTIDAD	LITOLOGIA	Esp. m
CUARTARICO	HOLOCENO		Aluvios y coluvios	
	PLEISTOCENO	Fn. Huarenchenque	Conglomerados, arena y tobas	25
		Bfo. Maipo	Basalto	
		Bfo. Chapua	Basaltos y tobas	
TERCIARIO	OLIGOCENO	Gpo. Molle	Andesitas hornblendiferas, tobas	
CRETACICO	CAMPAÑIANO	GRUPO CAMPANA MAHUIDA	And. El Sillero	Andesita
	SANTONIANO		Gta. Tres Puntas	Diorita, granodiorita, tonalita
	TITONIANO	Fn. Vaca Muerta	Lutitas, calizas, margas y anhidrita	1000
JURASICO	KIMERIDGIA- NO	Fn. Tordillo	Areniscas, limolitas y tobas	500
	ARGOVIANO	Fn. La Manga	Calizas, lutitas, margas, conglomerados	80
	CALOVIANO	GRUPO CUYO	Fn. Chacay Melehue	Lutitas, calizas y areniscas
			Fn. Lotena	Conglomerados y areniscas
			Fn. Lajas	Areniscas y lutitas

MESOZOICO

1. JURASICO

Grupo Cuyo (Di Gregorio y Uliana, 1975)

El Grupo Cuyo, compuesto aquí por las Formaciones Lajas, Lotena y Chacay Melehué, se ubica en el sector central de la zona. Regionalmente las dos primeras Formaciones constituyen la facies proximal de la tercera y el hecho de que en Campaña Maluenda se puedan diferenciar las tres, nos lleva a considerar que existe una facies mixta.

Formación Lajas (Weaver, 1931)

La base de la Formación Lajas no se observa y en el techo su contacto con la Formación Lotena es concordante.

Está compuesta por areniscas limolíticas, micáceas y calcáreas de grano mediano a fino, color verde olivo grisáceo, dispuestas en estratos de 30 a 50 cm de espesor; se intercalan limolitas micáceas y lutitas de color negro con tonalidades verdosas.

Restos fósiles de Macrocephelites macrocephalus y pelecípodos indeterminables se encuentran en los bancos de areniscas.

Formación Lotena (Weaver, 1931)

La Formación Lotena sobreyace concordantemente a la anterior; en el techo pasa de manera transicional a la Formación Chacay Melehué y en seudoccordancia a la Formación La Manga.

Se pueden diferenciar dos miembros. El primero se integra con conglomerados polimicticos de color pardo claro por meteorización, constituidos por clastos redondeados de uno a 20 cm de diámetro mayor en matriz de arenisca de grano grueso; se intercalan lentes de areniscas conglomeráticas y areniscas de grano grueso. En ocasiones se presenta estratificación cruzada.

Al segundo miembro se pasa de manera transicional; éste se constituye con areniscas cuarzosas de grano fino a mediano, color pardo claro por meteorización y gris claro en corte fresco, dispuestas en bancos de dos a 70 cm de espesor y algunos de 1,50 m; se intercalan areniscas de grano mediano color verde olivo con tonalidades grisáceas y rojizas y areniscas gris oscuro que contienen rodados arcilíticos aplazados, de 15 a 20 cm de diámetro mayor, en estratos de 10 a 50 cm de potencia.

Restos de troncos y ammonites indeterminables hallamos en el segundo miembro.

Formación Chacay Melehué (Marchese, 1971)

La Formación Chacay Melehué contacta transicionalmente con la anterior y es sucedida en seudoconcordancia por la Formación La Manga.

En la sección inferior y media se encuentran lutitas y arcilitas calcáreas de color gris oscuro entre las que se intercalan areniscas de grano fino a mediano de color gris oscuro y verde olivo oscuro en estratos de 20 a 50 cm de espesor; en la parte media se presentan intercalaciones de areniscas de grano mediano color gris claro y blanquecino en estratos de uno a tres metros de potencia.

Hacia el techo se hallan lutitas calcáreas color gris oscuro con intercalaciones de delgados bancos de caliza de igual color.

Los restos fósiles hallados en las dos primeras unidades y la litología del Grupo señalan para el mismo deposición en ambiente litoral a nerítico.

De acuerdo con los fósiles la edad del Grupo es Caloviano inferior hasta, quizás, medio teniendo en cuenta que la Formación Chacay Melehué llega hasta esa edad en su localidad tipo.

Formación La Manga (Stipanicic y Mingramm, in Groeber, 1955)

La Formación La Manga se ubica en los sectores central y sur de la comarca, sobreponiéndose en seudoconcordancia a las Formaciones Lotena y Chacay Melehué; en el techo una discordancia la separa de la Formación Tordillo.

Si bien hay concordancia entre los estratos basales de La Manga y los superiores de Lotena y Chacay Melehué, ya es conocido que en varias comarcas de la cuenca neuquina-sud mendocina existen evidencias litológicas y paleontológicas del hiatus Divesiano en su fase Río Grande (Stipanicic, 1965); en Compania Mahuida la evidencia está dada por el cambio en la litología y por el hecho de que La Manga se asienta sobre Chacay Melehué y sobre Lotena.

Se pueden diferenciar dos secciones. La inferior comienza con calizas bituminosas color gris oscuro, dispuestas en estratos de cinco a 30 cm de espesor, que contienen cristales diseminados de pirita diagénética; se intercalan lutitas calcáreas y margas de igual color.

La sección superior, no siempre presente o cubierta en su mayor parte por derrubios, comienza con areniscas calcáreas de grano mediano a fino, color amarillo verdoso, de 60 cm de espesor; sigue un conglomerado brechoso con clastos de caliza y cuarzo de hasta 15 cm de diámetro mayor en matriz calcarenítica muy deleznable; continúan arcillas calcáreas color gris y remata en un conglomerado brechoso gris blanquecino con clastos de chert y casos de cuarzo en matriz calcárea.

Esta secuencia se presenta al nordeste de la escuela de Campaña Mauhida; al este de la misma, sobre el arroyo del cerro Tres Puntas, la sección superior se compone solamente de un conglomerado brechoso color gris con clastos de caliza y cuarzo y al sudoeste del cerro Pedregoso se integra con un calcáreo blanco sacaroide, muy deleznable, que contiene concreciones silíceas.

Hallamos improntas de Inoceramus sp. en las calizas de la sección inferior.

Inmediatamente al norte de donde el arroyo El Sillero atraviesa a La Manga y esporádicamente hacia el sur, la unidad se encuentra totalmente reemplazada por ópalo hematitzado. Este fenómeno metasomático lo atribuimos a la intrusión de la Andesita El Sillero.

En la comarca falta la Formación Auquileo (Weaver, 1951) que normalmente sucede a La Manga. No descartamos la posibilidad de que la sección superior descriyta para la Formación La Manga corresponda a una facies proximal de la Formación Auquileo.

La litología de la entidad indica un ambiente litoral a epinerítico, de carácter euxínico para la sección inferior. Sobre base paleontológica se le asigna edad Argoviana (Stipanicic, 1965).

Formación Tordillo (Graeber, 1946)

La Formación Tordillo se sitúa en el norte, centro y sudeste de la comarca, sobresyaciendo en discordancia sobre la anterior unidad; en el techo pasa transicionalmente a la Formación Veca Muerte.

En base a coloración es posible diferenciar dos miembros. El primero comienza con areniscas de grano grueso color rojo violado sobre las que

contimán areniscas de grano fino a mediano y arcillas de colores rojo violeta y pardo amarillento, dispuestas en bancos de 15 a 30 cm de espesor, con intercalaciones de limolitas de iguales colores, areniscas tabáceas, tobas y algunos conglomerados intraformacionales de elastos angulares de hasta cinco centímetros de diámetro de matriz de arenisca de grano grueso.

El segundo miembro se integra con areniscas de grano mediano a fino, de colores verde claro y blanco verdoso, con intercalaciones de lutitas negras hacia la parte superior.

Se presentan bancos con estratificación cruzada y grietas de desecación sobre las superficies de algunos estratos. Se observaron improntas mal conservadas de ammonites en areniscas y lutitas de la sección superior.

La litología y fósiles de la unidad señalan deposición en ambiente continental a litoral. Se asigna a esta Formación edad Kimmeridgiana (Herrero Ducloux, 1946).

Formación Vaca Muerta (Weaver, 1931)

La Formación Vaca Muerta se encuentra al norte y este de la comarca sobrepuerta en concordancia y transición a la anterior entidad; se extiende hacia el este de la zona por lo que su techo no se ha observado.

Está compuesta por lutitas negras que, en ocasiones, contienen concreciones calcáreas y estratos de calizas grises y negras de 30 a 50 cm de espesor; se intercalan margas color pardo claro y delgadas capas de anhidrita.

La litología indica sedimentación en ambiente litoral a nerítico. Sobre base paleontológica se le asigna edad Titoniana en la comarca (Leanza, 1975).

2. CRETACICO

Posteriormente tuvo lugar la penetración de andesita, que se comenzó a través de planos de estratificación y fallas preexistentes, y los fenonómenos de alteración hidrotermal y mineralización diseminada, ésta al pie sudoeste del cerro Tres Puntas.

La propuesta de edad para el Grupo que consideremos se basa en la datación radiométrica efectuada sobre biotita hidrotermal de la Andesita El Sillero, realizada en el Institute of Geological Sciences de Londres sobre una muestra de perforación obtenida por el Dr. Richard Sillitoe (1976).

El resultado, por el método K/Ar, arrojó 74.2 ± 1.4 millones de años lo cual otorga a la alteración hidrotermal edad Senoniana superior y permite asignar el Grupo al Cretácico Superior, ya que el intervalo de tiempo entre el emplazamiento de un stock (Andesita El Sillero) y su posterior alteración hidrotermal es pequeño y por lo general menor de dos millones de años (Moore y Lemphere, 1971).

El cuerpo diorítico-granodiorítico probablemente es cocongénítico con la Andesita y, considerando lo expuesto por Charrier y Malumán (1975), su intrusión estaría relacionada con la fase diastrófica Patagonídica (Albiense superior-Cenomaniano inferior). Rocas intrusivas graníticas del Cretácico Superior son también conocidas más al sur, en los Andes australes (Halpern et al., 1975).

CENOZOICO

1. TERCIARIO

Grupo Molle (Groseber, 1946)

Asignamos a esta entidad los cuerpos que, en el sector norte de la comarca cubren discordantemente a las Formaciones Tardillo y Vega Muerta y en el sector nordeste penetran como necks, diques y filones capas a la segunda unidad nombrada.

Los cuerpos que se sitúan al norte del Cajón de Almaza, en el Cerro La Perva y al sur del arroyo del mismo nombre son coladas andesíticas acompañadas por sus tobas y aglomerados.

Los hipobiseles que intruyen a la Formación Vaca Muerta son pórfitos andesíticos y andesitas hornblendíferas de color gris mediano verdoso, con estructura porfírica y pasta afenítica en la que se destacan fenocristales de feldespato rosado y, más abundantes, de hornblenda; este último es un carácter distintivo con respecto a la Andesita El Sillero.

Se otorga a esta unidad edad Oligocena.

Basalto Chapua (Groeber, 1946)

Tentativamente asignamos a esta unidad los afloramientos basálticos situados al este del río Agrio, que cubren parcialmente al Grupo Cuyo y a la Formación Tordillo.

La roca es un basalto de estructura porfírica vesicular, de color pardo grisáceo claro a gris oscuro; está acompañada de tobas y aglomerados.

De acuerdo con Irigoyen (1972) la entidad corresponde al Chapualitense inferior de Groeber y su edad es Pleistoceno inferior.

Basalto Maipo (Irigoyen, 1972)

Con esta denominación Irigoyen se refiere el Chapualitense superior (Groeber, 1946). Dentro de esta unidad consideramos a los basaltos de color pardo oscuro ubicados al oeste de Huarenchenque.

Se asigna a este basalto edad Pleistoceno superior.

Formación Huarenchenque

Proponemos el nombre de Formación Huarenchenque para la unidad que aflora en las márgenes del río Agrio, cubre a los basaltos Chapua y Maipo; en el techo es sobrepuerta por sedimentos recientes.

La sucesión litológica varía notablemente en cortos tramos, lo cual

es un impedimento para describir un perfil tipo de la unidad y sólo es posible dar caracteres generales.

Está integrada por conglomerados polimicticos constituidos por clastos irregulares, predominantemente de basalto, distribuidos en una matriz arenosa color pardo; arenas conglomeráticas y arenas de grano grueso a medio de colores pardo y gris que se disponen como capas lenticulares, dentro de los conglomerados, o tabulares intercaladas o por encima de ellos, presentando por lo general estratificación cruzada; subordinadamente se encuentran tabas redepositadas de color gris claro y blanco amarillento.

La entidad fue depositada por corrientes fluviales. Le asignamos edad Pleistocena superior.

Sedimentos holocenos

Son los aluvios y coluvios, de reciente y actual deposición, que rellenan las depresiones y cauces de ríos y arroyos.

ESTRUCTURA

En la comarca considerada el plegamiento de las sedimentitas mesozoicas es poco intenso y en general inclinan hacia el este; solamente al este del cerro Campaña Maluenda, en la Formación Lotena, se manifiesta un anticlinal de rumbo NO, simétrico y de flancos suaves con inclinación entre 10° y 12° y al este del cerro Horqueta la Formación Vaca Muerta está plegada en un sinclinal simétrico y abierto, arrumbado al nordeste.

El plegamiento es de tipo armónico, sin formación de pliegues secundarios ni de arrastre.

Con referencia al fallamiento, se distinguen fracturas heredadas del basamento prejurásico, según Ramos (1978), reactivadas en diferentes ciclos diastróficos.

Los sistemas más antiguos son fallas de rumbos NNE y ONO, directas, con superficies inclinadas 30° al este u oeste las primeras y 70°-75° al NE o SO las segundas; una de éstas ha tenido un desplazamiento de rumbo que es notorio en la Formación La Manga al sudoeste del cerro Pedregoso.

El fracturamiento más moderno está representado por la falla del río Agrio, de rumbo norte y carácter regional, que se pone en evidencia por la ausencia de sedimentitas mesozoicas al oeste de dicho río y ha provocado el ascenso en bloque de la comarca al este del mismo.

Coetáneamente con esta falla se desarrollaron otras locales de rumbos este y NNE, directas, con superficies inclinadas 70°-80° al sur. Estas fracturas afectaron a las anteriores con desplazamientos laterales siendo la más notable la del arroyo El Sillero.

Edad de las estructuras

La estructura de la comarca se debe a la acción de los ciclos diastróficos Cimírico y Andino.

El primero, en su fase Patagonídica, desarrolló el fallamiento NNE y ONO, lo cual es probado por la intrusión y mineralización del Grupo Campaña Molarida, de edad Cretácica superior.

Diques correspondientes a la penetración diorítica del Grupo Campaña Molarida se alejan en el sistema ONO y fueron metamorfizados por la intrusión de granodiorita. Por otra parte, los dos sistemas condicionaron parcialmente la intrusión de la Andesita El Sillero.

El segundo ciclo, con su II Movimiento, es responsable del plegamiento en la comarca y probablemente del desarrollo inicial de la falla del río Agrio y sus coetáneas, pero la expresión mayor del fallamiento se debe a la fase principal del III Movimiento y al IV Movimiento, que elevaron la

región impariéndole su fisonomía actual.

HISTORIA GEOLOGICA

La historia geológica de la región se inicia mucho antes de la de posición de los sedimentos más antiguos aflorantes (Formación Lajas), pero la ausencia de elementos litológicos anteriores no permite hacer una pre-historia local.

Los sedimentos del Grupo Cuyo llevan a pensar en movimientos oscilatorios del fondo del mar instaurado en la comarca; la Formación Lajas y la sección inferior de la Formación Lotena evidencian un ascenso del fondo marino, que tornó a profundizarse progresivamente para la deposición de la sección superior de Lotena y de la Formación Chacay Melehué.

Estos movimientos posiblemente correspondan al inicio de la fase Río Grande, del ciclo Cimérico, la cual originó el ascenso de la comarca a lo que siguió un período de no deposición que abarcó el Caloviano superior y el Divesiano.

A partir del Argoviano una nueva transgresión dio lugar a la deposición de calizas y sedimentos calcáreos litorales de la Formación La Manga, en seudoconcordancia sobre las Formaciones Lotena y Chacay Melehué.

El fenómeno regresivo señalado por la Formación Auquileco en otras comarcas de la cuenca neuquina estaría indicado, en Campaña Mahuida, por la sección superior de La Manga, la cual bien puede representar una facies proximal de aquella unidad.

Luego del ascenso generado por la fase Araucana, del ciclo Cimérico, sobrevino la deposición en discordancia de sedimentos kimeridgianos

aluviales, manifestándose un nuevo ciclo subsidente que se hizo neto con las sedimentitas marinas titonianas de la Formación Vaca Muerta.

En la zona no hay registros litológicos del Cretácico inferior pero ellos se encuentran en comarcas situadas al este.

La fase Patagonídica, del ciclo ya mencionado, inició la elevación de la región y dio lugar a la intrusión posttectónica del Grupo Campaña Maluenda que, tanto en sus penetraciones iniciales como póstumas, estuvo parcialmente condicionado por fracturas desarrolladas en la misma fase diastrófica.

El evento magnético continuó durante el Terciárico con la intrusión de andesitas que, junto con los sedimentos intruidos, fueron plegadas por el II Movimiento del ciclo Andino, el cual originó un nuevo ascenso de la cordillera que fueaccentuado por la fase principal del III Movimiento.

Durante el Cuaternario inferior sucedieron movimientos ascendentes distensivos (IV Movimiento) y tuvieron lugar efusiones basálticas y la deposición de sedimentos aluviales relacionados con la erosión en las comarcas elevadas, principalmente, a occidente.

LISTA DE TRABAJOS CITADOS EN EL TEXTO

- ANGELELLI, V., 1950. Campaña Maluenda, en Recursos Minerales de la República Argentina. I. Yacimientos Metalíferos. Mus. Arg. Cienc. Nat. "Bernardino Rivadavia", 469-471, Buenos Aires.
- CHAFRIER, R. y MAJUMIAN, N., 1975. Orogenesis y epeirogenésis en la región austroamericana del Sur durante el Mesozoico y el Cenozoico. Rev. Asoc. Geol. Arg., XXX, 2, 193-207, Buenos Aires.

- DI GREGORIO, H., 1972. Neuquén, en Geología Regional Argentina. Acad. Nac. Cien. Córd., Córdoba.
- Y ULIANA, M.A., 1975. Plano geológico de la Provincia de Neuquén. II Cong. Iberoamericano Geol. Económ., IV, 69-95, Buenos Aires.
- GROEBER, P., 1946. Observaciones geológicas a lo largo del meridiano 70°. 1. Hoja Chos Malal. Rev. Asoc. Geol. Arg., I, 3, 177-208, Buenos Aires.
1953. Mesozoico: Triásico, Jurásico y Cretácico, en Geografía de la República Argentina, III, 1a. parte, Soc. Arg. Est. Geog., GAEA, Buenos Aires.
1963. La Cordillera entre las latitudes 22°20' y 40° S. Bol. Acad. Nac. Cienc. Córd., XLIII, 2a.3a.4a, Córdoba.
- HALPERN, M., STIPANICIC, P.N. y TOUBES, R.C., 1975. Geocronología (Rb/Sr) en los Andes australes argentinos. Rev. Asoc. Geol. Arg., XXX, 2, 180-192, Buenos Aires.
- HERRERO DUCLUX, A., 1946. Contribución al conocimiento geológico del Neuquén extrandino. Bol. Inf. Petrol., XXIII, 226, 1-59, Buenos Aires.
- LEALZA, H.A., 1973. Estudio sobre los cambios faciales de los estratos lítroficos jurásico-cretácicos entre Loncopué y Picún Leufú, Provincia del Neuquén, República Argentina. Rev. Asoc. Geol. Arg., XXVIII, 2, 97-132, Buenos Aires.
- MARCHESE, H.G., 1971. Litoestratigrafía y variaciones faciales de las sedimentos mesozoicos de la Cuenca Neuquina, Provincia del Neuquén, República Argentina. Rev. Asoc. Geol. Arg., XVI, 3, 343-410, Buenos Aires.
- MOORE, W.J. y LANPHERE, M.A., 1971. The age of porphyry-type copper mineralization in the Bingham mining district, Utah. Econ. Geol., 66, 331-334.

ZANEPPTINI, J.C., 1976. Exploración Geológico-Minera de la Zona de Campaña
Maluenda, Área de Reserva N° 54, Provincia del Neuquén, República Argentina.
DGFN (Centro de Exploración Geológico-Minera I), Mendoza.

Accordeon

Lagunum I
734/78

SUBDIRECCION DESARROLLO MINERO

HOJA DE TRAMITE

18/7/78 Fecha: a: a:
Geología *(firmado)* D. M.
19/7/78 a: a:
Anexos: avata en apertura de D. M.
" a: a:
" a: a:
" a: a:
" a: a:

A : SUBDIRECTOR DE DESARROLLO MINERO (DPTO. OPERACIONES)
DE : JEFE CENTRO DE EXPLORACION GEOLOGICO MINERA I
FECHA : 17 de julio de 1978
ASUNTO : Elevar trabajo

Elevo al señor Subdirector el trabajo denominado "Geología de la Comarca Campana Mahuida", presentado por el Geólogo de este Centro, Juan Carlos M. Zanettini quien solicita la autorización pertinente para su publicación en la revista de la Asociación Geológica Argentina.

Esta Jefatura es de opinión que se dé curso favorable a la presente solicitud, ya que el mismo constituye una contribución al conocimiento geológico de la Comarca de Campana Mahuida.

Div.
Tecn.
PS
14-07

D. G. E. M.

CENTRO EXPLORACION GEOLOGICO MINERA I

MESA DE ENTRADAS

Letra CEGUI NO. 734/78

Folio _____

ENTRÓ	SALIÓ
DIA 17	DIA 07
MES 07	MES 78
AÑO	

DR. ADRIAN SOTO
Jefe Div. Técnica
Sra. JEFATURA C.E.G. Min. I

8 JUL 1978

A : JEFE CENTRO DE EXPLORACION GEOLOGICO-MINERA I
DE : GEOLOGO JUAN CARLOS M. ZANETTINI
FECHA : 14 de julio de 1978
ASUNTO : Solicitar autorización para publicar.

Solicito al señor Jefe, y por su intermedio a quien corresponda, quiera tener a bien autorizar la publicación en la revista de la Asociación Geológica Argentina del trabajo "Geología de la comarca de Campaña Mahuida" del cual se adjunta una copia.



JUAN CARLOS ZANETTINI
GEOLOGO - D. G. F. M.

A : JEFE DEL CENTRO DE EXPLORACION GEOLOGICO MINERA I

DE: SUBDIRECTOR DE DESARROLLO MINERO

FECHA: 21 de julio de 1978

ASUNTO: Prestar conformidad.

Con referencia a lo requerido en su nota CEGM I
Nº 734/78 de fecha 17 de julio del corriente año, comunico al
señor Jefe que se presta conformidad para que el Geólogo Juan
Carlos ZANETTINI, publique en la revista de la ASOCIACION GEO-
LOGICA ARGENTINA el informe técnico denominado "Geología de la
Comarca Campana Mahuída".

D.G. y M.
MEP
19-7
[Signature]
06.356 / 81 / 78

ES COPIA

TCNL. ARNOLDO E. ROLANDO
JEFÉ DEPARTAMENTO GEOLÓGIA Y MINAS

[Signature]
FIRMADO

CNL. VICTOR FRANCISCO COSTANZO
SUBDIRECTOR DESARROLLO MINERO