PROGRAMA NACIONAL DE IRRIGAÇÃO GOVERNO DO ESTADO DO CEARÁ SECRETARIA DOS RECURSOS HÍDRICOS - SRH

ESTUDO DE VIABILIDADE TÉCNICO-ECONÔMICA DO APROVEITAMENTO HIDROAGRÍCOLA DO VALE RIO CARÁS

TOMO VI HIDROLOGIA E GEOLOGIA

AGUASOLOS
CONSULTORIA DE ENGENHARIA LTDA

FORTALEZA- CE 1983

PROGRAMA NACIONAL DE IRRIGAÇÃO GOVERNO DO ESTADO DO CEARÁ SECRETARIA DE RECURSOS HÍDRICOS



ESTUDO DE VIABILIDADE TÉCNICA-ECONÔMICO

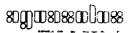
DO APROVEITAMENTO HIDROAGRÍCOLA DO

'ALE DO RIO CARÁS

IDROGEOLOGIA/GEOLOGIA
TOMO VI



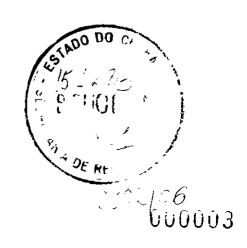
Lote: 0	1126 - <u>Pre</u>	ep () Scan	()	Index ()
Projeto	N = 1	Z.		
Volume	<u> </u>			
Qtd A4		Qtd A3		
Qtd. A2	2	Qtd A1	-	
Qtd A0		Outros		
Ω Γ				
	CONSULTORA	DE ENGENH	ARIA	LTDA



ESTUDO DE VIABILIDADE TÉCNICO-ECONÔMICA DO APROVEITAMENTO HIDROAGRÍCOLA DO VALE DO RIO CARÁS

TOMO VI

HIDROGEOLOGIA



<u>B U M A R I O</u>

1 .	-	INTRODUÇÃO	03
		1.1 - Objetivo	03
		1.2 - Localização e Acesso	03
		1.3 - Apoio Cartográfico e Bibliográfico	03
		1.4 - Aspectos Fisiográficos	04
		1.4.1 - Clima	04
		1.4.2 - Vegetação	05
		1.4.3 - Solos	05
		1.4.4 - Hidrografia	05
		1.4.5 - Geologia	06
2	-	METODOLOGIA GERAL	09
3	-	GEOLOGIA E SUPERFICIE E GEOTECNICA DA ÁREA	09
4	-	ESTUDO GEOFÍSICO	11
		4.1 - Generalidades	11
		4.2 - Prospecção Geofísica por eletroresistividade	11
		4.3 - Sondagens Eletricas	12
		4.4 - Interpretação dos Resultados	13
		4.4.1 - Sondagens Eletricas Verticais (SEV)	13
		4.4.2 - Mapas de Isoresistividade	16
5	-	CONCLUSÕES E RECOMENDAÇÕES	17
6	_	ANEXOS	
		ANEXO 01 - Fichas de cadastro dos Poços	
		ANEXO 02 - Curvas de resistividade aparente	
		ANEXO 03 - Perfis Geolétricos	
		Anexo 04 - Mapas Geologico/Hidrogeológico, de locação	das
		sondagens e de Isoresistividade.	

1 - INTRODUÇÃO

1.1 - Objetivos

O presente documento se constitui no Relatório de Geologia/Hidrogeologia do Estudo de Viabilidade Técnico-econômica de valorização hidroagrícola de uma área prioritária no Vale dos Carás, no município de Juazeiro do Norte-Ce.

Os estudos hidrogeológicos objetivam avaliar 'as possibilidades de recursos hídricos subterrâneos para o aproveitamento hidroagrícola, bem como fornecer subsídíos para a caracterização geotécnica da área.

1.2 - Localização e Acesso

A area do Projeto situa-se ao longo de parte da Bacia do Rio Caras, desde a localidade de Espinho até a confluência deste Rio com o Rio Batateiras, no Municipio de Juazeiro do Norte, no extremo sul do estado do Ceara.

O contorno da área é irregular incluindo-se totalmente dentro do retângulo cujas coordenadas são 07º 08' 22" e 07º 12' 19" de latitude sul e 39º 13' 24" e 39º 16' 13" de longitude oeste.

A cidade de Juazeiro do Norte localiza-se a 560 Km de Fortaleza, tendo acesso ferroviário (RFFSA) ou rodo viário, através da BR-116 até Milagres e dai, pela CE-096 até a referida cidade.

Juazeiro do Norte possui aeroporto pavimentado com capacidade para jatos comerciais.

Desde a sede municipal, a area e alcançada pelas estradas carroçaveis que chegam aos distritos de Espinho e São Gonçalo.

1.3 - Apoio Cartográfico e Bibliográfico

CARTOGRÁFICO

A primeira carta planimetrica existente para a area, folha Crato - SB.24-U-II, foi executada pela Direto ria de Serviço Geográfico do Exercito, atraves de contra-

to com a SUDENE, na escala de 1:100.000; as fotografias utilizadas para esta carta foram de 1964 na escala de 1:70.000, com apoio basico e suplementar no periodo 1967/68 e restituição em 1968. A equidistância das curvas de nível é de 40m.

Em 1983 o D.N.O.S., através da Aerofoto Cruzeiro S.A, executou cartas planialtimétricas à escala 1:25.000, com equidistância de 5m, a partir de uma nova cobertura fotográfica à escala de 1:15.000.

Alem das aerofotos acima citadas existem tambem aerofotos na escala 1:40.000 executadas pelo Serviço Aerofotogrametrico Cruzeiro do Sul S.A. no ano de 1958.

BIBLIOGRÁFICO

A região do Cariri Ocidental conta com alguns trabalhos anteriores, que por vezes incluem a area do Projeto. São eles:

- I Estudo Geral de Base do Vale do Jaguaribe-Hidrogeologia (SUDENE-ASMIC), de 1967, fei to pelo GVJ (Grupo de Estudos do Vale do Jaguaribe).
- II Plano de Valorização Hidro-Agricola do Carriri Ocidental, realizado pela SEEBLA (Serviços de Engenharia Emilio Baumgart Ltda), em 1984 para CEPA-CE (Comissão Estadual de Planejamento Agricola).
- III Captação de Juazeiro-estudo geofísico por eletrorresistividade, executado pelo Planat para a CAGECE, em agosto de 1984.

1.4 - Aspectos Fisiográficos

1.4.1 - Clima

Segundo a classificação de Koeppen o tipo climático e seco e sub-úmido C.

A temperatura media anual e 25°C. Os valores 'minimos acontecem logo apos o periodo chuvoso (junho e julho) e a epoca mais quente e em outubro e novembro. A am-

plitude técnica é em torno de 9°C.

A pluviometria média anual é da ordem de 1.091mm.

A umidade relativa anual média está em torno de 63%, com as variações mensais fortemente associadas à irregularidade do regime pluviométrico.

A evaporação anual direta do espelho d'água é de 2.050mm.

1.4.2 - Vegetação

A area em apreço é uma zona de transição floresta/caatinga, caracterizada pelo aparecimento de especies ' proprias da caatinga, como o mororo, o marmeleiro, o mofumbo e o sabia, entre outras.

Nos aluviões hã a ocorrência de espécies higrófi las e/ou características de solos salinos.

1.4.3 - Solos

Os principais solos formados são: aluviões, verticos, areias quartzozas e podzolicos.

Os aluviões são constituídos por solos pouco desenvolvidos com textura variada e formam terraços fluviais' dos cursos d'água. Totalizam 37,34% dos solos estudados em área.

Os vérticos são solos moderadamente ou imperfeitamente drenados, argilosos com pouca diferenciação de hor<u>i</u>zontes. Perfazem 20,96% dos solos estudados, em área.

As areias areias quartzosas são solos areno-quartzosos profundos com baixos teores de argila, baixa fertilidade natural e normalmente bem drenados. A área de abrangên cia é 10,69% do total da área levantada.

Os podzólicos são pouco representativos, com apenas 5,28% da área dos solos estudados. São solos bem diferenciados em horizontes.

1.4.4 - Hidrografia

O principal rio que drena a área é o Carás, acom panhando aproximadamente a direção noroeste. Este rio é afl<u>u</u> ente do rio Batateiras que limita a área no extremo sul.

O lado leste da área é cortado pelo riacho São Gonçalo que também desagua no rio Batateiras.

1.4.5 - Geologia

A area do Projeto faz parte da Bacia do Araripe (Bordo Setentrional), cujas idades dos terrenos vão desde o Paleozoico ate o Mesozoico. Dentre as unidades estratigraficas da bacia, são importantes para a area do Projeto:

Jurassico: Formação Missão Velha (Jmv)

Jurassico: Formação Brejo Santo (Jbs)

Siluro-Devoniano: Formação Mauriti (SDm)

A formação Mauriti repousa discordantemente sobre o embasamento cristalino. Litologicamente compõe-se de arenitos conglomeráticos, cinza-esbranquiçados a avermelhados, com eixos de quartzo. O arenito e a matriz arenosa dos conglomerados contêm feldspato fresco ou caulinizado. Seu contato com a unidade superior também é discordante. Devido a invariabilidade litológica e a presença de aleitamento 'gradacional e de estratificação cruzada deltáica, admite-se ambiente deposicional marinho (Braun, 1966). Sua espessura média é de 80m.

Na formação Brejo Santo predominam folhelhos avermelhados, calciferos, com eventuais intercalações de are nitos e margas. Seu contato com a Formação Missão Velha, so brejacente, é gradacional. Os perfis litológicos de poços a tuais confirmam que esses folhelhos servem de base impermeã vel aos arenitos aquiferos da Formação Missão Velha. Sua es pessura aproximada é de 50m.

A Formação Missão Velha é constituída de arenito fino a médio, com níveis grosseiros e conglomeráticos, a
lém de intercalações com siltitos e folhelhos de espessuras
variáveis. Seus sedimentos clásticos passam bruscamente para os sedimentos químicos da fácies carbonatada da Formação
Santana superior, também de idade cretácea. A presença de
estratificação cruzada tipicamente torrencial, a gradação '
irregular de sedimentos grosseiros para finos, o arredondamento incipiente dos grãos e a presença de grande quantida-

de de troncos de coniferas de considerável porte, quase sem pre mutilados, reforça a hipótese da vigência de um regime torrencial. Sua espessura máxima relativa é de 140m.

Ao longo dos riachos e rios ocorrem depósitos a luvionares, de idade quartenária, compostos normalmente de misturas argilosas e areias cuja granulometria depende do gradiente hidráulico dos cursos d'água e das litologias 'drenadas.

A região é denominada "Cariri Ocidental" e geomorfologicamente faz parte da "Depressão Periférica do Cariri".

As estruturas geológicas mapeadas não mostram um padrão direcional preferencial.

A ordenção estratigráfica acima citada tem sido questionada ao ponto de já serem sentidas dificuldades quanto aos limites das unidades e mesmo quanto ao seu conteúdo litológico. O fato de se observarem falhamentos que podem confrontar diferentes intervalos da sequência agrava ainda mais as dificuldades taxonômicas.

Assim, segundo os estudos do G.V.J./SUDENE '(1967), confirmados pelo trabalho da SEEBLA/CEPA (1983), a Formação Brejo Santo não ocorre no Cariri Ocidental, estando portanto, ausente na área de Juazeiro do Norte. Deste modo, a ordenação estratigráfica seria a seguinte:

UNID. ESTRATIGRÁFICAS	LITOLOGIAS
FORM. MISSÃO VELHA	ARENITOS
FORM. MISSAU VELHA	FOLHELHOS, ARGI LITOS E MARGAS
	ARENITOS
FORM. MAURITI	ARENITOS

A inexistência de um intervalo de folhelhos e ar gilitos entre os arenitos da Formação Mauriti e o membro arenitico inferior da Formação Missão Velha parece ter sido responsável pela ordenação que se interpreta a partir dos estudos geofísicos da PLANAT/CAGECE, 1984(Vide figura Ol) o qual, aparentemente, resultou na seguinte ordenação:

UNIDADES ES- TRATIGRÁFICAS	LITOLOGIAS
FM. MISSÃO VELHA	ARENITOS
FM. BREJO SANTO	FOLHELHOS, ARGILI TOS E MARGAS
FM. MAURITI	ARENITOS
	ARENITOS

Esta última ordenação, obviamente, deixa para a Formação Mauriti um pacote de arenitos saturados de água muito mais espesso, o que, então, não foi possível evidenciar 'porque as sondagens geo-elétricas executadas não alcançaram o embasamento cristalino.

Tais interpretações, ao que parece, são respons<u>ã</u> veis pelas diferenças entre os mapas geológicos apresentados nas figuras 01 e mapa geológico/hidrogeológico

As diferenças litológicas entre diferentes níveis estratigráficos nem sempre são facilmente perceptíveis e a existência de falhamentos pode confrontar diferentes unidades estratigráficas que apresentem semelhanças litológicas. Mais ainda, a Formação Missão Velha é, quase que certamente, um grupo que deve ser subdividido em três formações.

É obvio, pois, que a importância hidrogeologica' do Cariri Ocidental e a falta de conhecimentos estatigráficos que cada vez mais é evidenciada, está a exigir um estudo regional de maior abrangência e profundidade. Tal estudo é a meta de um Projeto atualmente em elaboração pelo NUTEC.

FIGURA 01

MAPA GEOLÓGICO/GEOFÍSICO

2 - METODOLOGIA GERAL

O passo inicial na execução do trabalho aqui relatado foi a compilação dos dados existentes sobre a hidrogeologia da área de estudo. Poram assim consultados os relatórios referentes a estudos regionais e de áreas mais amplas que englobam a área objeto, a documentação cartográfica e dados primários de poços existentes.

Consolidadas as ideias sobre os dados existentes, em seguida à realização do mapa topográfico à escala 1:5.000, foram executados os trabalhos de campo referentes ao mapeamento geológico de superfície, com auxilio de aerofotos à escala 1:40.000, tendo-se em paralelo, realizado o inventário dos poços existentes. Os trabalhos de campo foram sequenciados com a execução dos levantamentos geofísicos por eletro-resistividade.

À fase de campo seguiu-se uma etapa de escritório, quando foram interpretados e cartografados os dados do mapeamento geológico e do levantamento geo-elétrico. Foram, em seguida correlacionadas as informações de superfície e de subsuperfície, do que resultou a formulação de conclusões e recomendações referentes ao aproveitamento 'dos recursos hídricos subterrâneos.

3 - GEOLOGIA DE SUPERFICIE E GEOTECNIA DA ÁREA DE ESTUDO

A area localiza-se numa região aplainada cortada pelo Riacho Carás na direção SE-NW aproximada. Ao sul seu limite é feito com o Rio Batateira.

Como ja exposto no item 1.3.5 seus terrenos fazem parte da Bacia sedimentar do Araripe formada desde o Paleozóico até o Mesozóico. Suas sequências foram depositadas sub-horizontalmente e, dentro dos limites da área em questão, não apresentam nenhum padrão estrutural preferencial.

A sequência estatigráfica, sugerida pelos trabalhos de campo, é aquela adotada pelo GVJ.

Ao norte ocorrem sedimentos argilosos do membro intermediário da Formação Missão Velha(Jmvm), formando uma mancha alongada até o centro da área.

No extremo leste uma estreita faixa de arenitos representa a Formação Mauriti (SDm), que constitue a base da sequência sedimentar, cujo contato na área é marcado por falhamento normal.

A maior parte da area acha-se coberta por depositos aluvionares adjacentes ao Rio Caras, Rio Batateiras e Riacho São Gonçalo. Apresentam textura variada com o ho rizonte A estratificado. São sedimentos inconsolidados provenientes de deposição recente. Tais sedimentos apresentam na area, textura media (19,01% do total das aluviões), textura media a fina (21,50%) e textura fina (21,54%).

Além do limite norte da área há o contato com rochas Pré-cambrianas, limitado por falhamento bastante expressivo do tipo normal.

Do ponto de vista geotécnico, a área não apresenta materiais pétreos, os quais, entretanto, podem ser encontrados a pequenas distâncias do seu limite setentrional.

Areias são encontradas nos leitos dos rios Carrás, Batateiras e São Gonçalo, bem como no extremo oriental da área, onde constituem solos residuais da Formação Mauriti (SDm).

Argilas e siltes são abundantes nos aluviões, podendo, porém, conter matéria orgânica. Aparecem também sobre a mancha da Formação Missão Velha (Jmvm), como solos residuais.

Exceto na área de ocorrência dos arenitos Mauriti (SDm) a capacidade de suporte dos solos é, de modo geral, baixa, existindo sempre o risco de recalques de quaisquer estruturas que venham a ser implantadas. Obras de qualquer tipo devem ser precedidas de sondagens cuidadosas.

4 - ESTUDO GEOFÍSICO

4.1 - Generalidades

O presente trabalho foi realizado com vistas a subsidiar o estudo hidrogeológico da área, por meio de eletro-resistividade.

A campanha geofísica foi dividida numa fase de campo, compreendida entre 28/02/86 e 17/03/86, e uma fase de escritório, subsequente.

4.2 - Prospecção Geofísica por Eletroresistividade

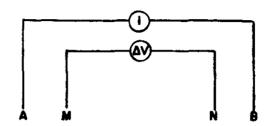
O método geofísico da resistividade é um dos métodos elétricos de prospecção e se caracteriza por fazer uso de um campo elétrico artificialmente provocado. Este método estuda o comportamento dos terrenos percorridos por uma corrente elétrica constante, e repousa no estudo das variações de um parâmetro físico das rochas: a resistividade elétrica (ρ) que é a sua aptidão à passagem de uma corrente elétrica.

O objetivo primeiro do método é de procurar as variações da resistividade em função da profundidade, isto é, elaborar um corte geoelétrico do subsolo a partir dos perâmetros resistividades (p) e espessura (E) das formações.

O metodo difere de outros metodos geofísicos por fazer uso de um campo de forças, no caso elétrico, artificialmente provocado. Este fato possibilita que se tenha um certo controle de profundidade de investigação o que não ocorre quando se mede campos de forças naturais.

Dentre os arranjos existentes, utilizou-se o ar ranjo Schlumberger que consiste na emissão de uma corrente I através de dois elétrodos denominados A e B e lê-se a diferença de potencial entre os eletrodos M e N. Tanto os eletrodos de corrente A e B quanto os eletrodos de recepção M e N são colienares e simétricos em relação ao centro da sondagem.

Quanto à sua aplicação, o método geofísico por eletroresistividade é mais utilizado para a prospecção de agua subterrânea, pois o parâmetro físico que melhor distingue a rocha seca da rocha saturada é a resistividade (f). Também sob o ponto de vista econômico pode ser con siderado como o mais barato.



4.3 - Sondagens Eletricas

A técnica da sondagem elétrica baseia-se na medição da diferença de potencial elétrico AV, criada entre os eletrodos internos M e N do quadripolo, quando se faz circular no solo, através dos dois eletrodos externos A e B, uma corrente contínua de intensidade i conhecida. A resistividade aparente, para um certo comprimento de linha AB é dada por:

Uma serie de medições de resistividade aparente' realizada com comprimentos AB crescentes permite representar graficamente a função pa(AB/2). A curva obtida é comumente denominada de curva de resistividades aparentes ou simplesmente, sondagem elétrica. As sondagens elétricas, 'convenientemente interpretadas, fornecem informações sobre a distribuição vertical de resistividades e, consequente-'mente, sobre a natureza e a estrutura do sub-solo.

Foram realizadas 84 sondagens Elétricas Vertica is (SEV) com o comprimento máximo de linha de AB variando entre 600 e 800 metros, o que atendeu perfeitamente às li mitações impostas pela proposta, para os estudos básicos. As sondagens SEV 08 e SEV 58, realizadas no local do poço que abastece o distrito de São Gonçalo e nas proximidades do poço da fazenda de propriedade do Sr. Orlando Bezerra,



respectivamente, serviram como paramétricas. O equipamento utilizado para execução das sondagens foram o transmig sor e o receptor REN-10 de fabricação do NUTEC.

- 4.4 Interpretação dos Resultados
- 4.4.1 Sondagens Elétricas Verticais (SEV)

Os diversos estratos geoelétricos que compõem a estrutura geológica da área apresentam uma gama muito grande de baixos valores de resistividades, o que lhes confere, a priori, um caráter de estratos argilosos. Nota se uma alternância por demais confusa de estratos, ou seja, são variações muito pequenas, tanto nos valores de resistividade quanto na espessura daqueles. No entanto, pode-se observar que estas pertubações tendem a desaparecer com o aumento da profundidade de investigação.

Na tentativa de melhor elucidar e caracterizar a área, resolveu-se tomar as Sondagens Elétricas Vertica-is (SEV) que melhor se comportam no sentido de proporcionar subsídios para melhor compreensão do substrato. A escolha resultou na construção de 5 perfis ou cortes geoelétricos (Anexo 03) que seccionam a área em diversas direções (NW-SE e NE-SW).

Devido ao grande número de intercalações, o estudo dos "cortes geoelétricos", tornou-se bastante comple xo no que se refere à individualização dos estratos. Portanto, resolveu-se adotar aqui uma sistemática diferente para a análise dos referidos perfis, tomando-os da melhor maneira possível.

Tomou-se como ponto de partida o perfil geoeletrico A-B que tem direção NW-SE e perfaz um total de 4.300m. Neste são enfocadas as sondagens SEV 65, 62, 61, 54, 50,' 46 e 35 que distam entre si aproximadamente 650m. (Vide figura 01 do Anexo 03)

O referido perfil apresenta como característica principal uma variação considerável, ao longo do perfil, entre o terreno natural e o topo do pacote resistivo. Observe-se que do lado SE do corte A-B, a camada mais resis

tiva começa a surgir a uma profundidade em torno de 50m, mais precisamente entre as SEV 35 e 46; para em saguida ir se tornando mais profunda, atingindo 60m na SEV 50, 160m nas SEV 54 e 61, 200m na SEV 62 e 175m na SEV 65. Este fato permite definir o topo da camada resistiva como sendo irregular e, provavelmente o é, em função da existência de movimentos verticais ali desenvolvidos. Vale ressaltar ain da a ocorrência de níveis mais resistivos, porém pouco espessos, a profundidades variadas.

O perfil C-D possui direção SE-NW, apresenta-se bastante irregular quanto aos valores de resistividade; 'perfaz um total de 3.300m e reflete as sondagens SEV 07,13, 15,40,42,44,51 e 54 que distam entre si, aproximadamente, 400 metros. (Vide figura 02 do Anexo 03)

Duas sondagens destacam-se nesta linha a saber: A SEV 07 apresenta as duas camadas inferiores bastante resistivas, pouco espessas e pouco profundas (E1 = 1,3m, $\rho_1 = 61 \text{ am}$; E2 = 6,0m, $\rho_2 = 48,8 \text{ am}$); estão separadas quarta camada também resistiva, aquifera, bastante espessa e com resistividade ρ_4 = 41 α m por uma camada condutiva que possui 45m de espessura e apresenta resistividade / = 3,5am o que lhe confere um carater argiloso. E a SEV 13 que compoe-se de cinco estratos intercalados entre si. O primeiro apresenta E1 = 1,1m e ρ 1 = 20om, com características resis tivas. Sob este ocorre um estrato transmissivo com E2 = 2,8m e P2 = 8am, sem nenhuma importância hidrogeologica, que é seguido pelo terceiro pacote geoeletrico possuindo uma espessura E3 = 3m e uma resistividade ρ 3 = 33 α m, podendo ter algum significado hidrico. Uma resistividade muito baixa 4,9 m e uma espessura de 90m caracterizam o quarto estrato da sequência, que tem as mesmas características do terceiro estrato da SEV 07. Nesta sondagem a ultima zona, resistiva, inicia-se aos 97m e não tem espessura definida, possuindo no entanto, uma resistividade de 216ºm.

As demais sondagens que compõem este corte geoelétrico apresentam-se todas com as mesmas características havendo apenas uma variação na linha do topo da zona aquífera aqui definida. Na sondagem SEV 15, esta zona começa aos 70m e possui ρ = 43 am; nas SEV 40 e 42, aos 100m com resistividades variando de 33 a 40 m; na SEV 44 inicia-se aos 80 metros com resistividade = 215 m. Nas SEV 51 e 54 o topo da zona aquifera foge as possibilidades do estudo, posto que ocorre a grandes profundidades. Numa analíse geral, nota-se uma semelhança quanto ao aspecto estrutural, entre os cortes A-B e CD, ja que o topo da camada aquifera de ambos é irregular, em função do mesmo fator, ou seja, movimentação vertical.

A linha que determina o perfil geoeletrico E-F possui direção SE-NW e compõe-se das sondagens SEV 09,20, 19,34,36,46 e 49 e mede 2.800m (Vide figura 03 Anexo 03).

O grande número de intercalações entre horizon tes resistivos e condutivos torna a análise do corte complexo, fato este que levou a se definir apenas os locais que, de antemão, atendem ao interesse do estudo. Para tan to deu-se ênfase à localização do topo da zona aquifera e às zonas potencialmente hídricas. Uma sucessão de peque nas falhas provoca a quebra da horizontalidade do topo do pacote mais resistivo (aquifero) como se pode notar. Nas SEV 09 e 19 este topo surge aos 70m; na SEV 19, aos 145 m e, na SEV 46, aos 40m. Em relação às zonas de captação pode-se definir as proximidades dos SEV 09,19 e 46, como as mais promissoras. Note-se ainda um bolsão mais resistivo sob as SEV 19,34,36,46 e 49, à profundidade de 3m até a-proximadamente 10m.

As sondagens SEV 65,69,71,76,77,80,81 e 84 constituem a linha do corte geoeletrico G-H, de direção NW-SE com 3.600m de extensão. (Vide figura 04 Anexo 03)

Como no caso anterior existem algumas intercala ções de estratos, porém, pode-se defini-lo como sendo constituído basicamente de dois pacotes expressivos: um superior, argiloso, condutivo e um inferior, onde aparecem valores de resistividade bem mais elevados que imprimem um carater mais significativo, em relação ao potencial hídrico. Como em todos os casos anteriores, uma série de rejeitos verticais afetam o topo do pacote inferior (aquífero) podendo-se destacar as zonas atingidas pelas SEV 71,76 e 77, onde o mesmo surge em menor profundidade. Estas sonda gens confirmam a existência de descontinuidade provocada

por falhamentos provavelmente normais. Estes falhamentos ja foram em parte detectados em trabalhos anteriores. Nas demais sondagens deste perfil as profundidades do topo ma is resistivo se elevam.

Finalmente, a sequência das SEV 34,37,40,83 e 84 serviu para compor o perfil I-J, de direção NE-SW, com 2.500m de extensão. (Vide figura 05 do Anexo 03)

Neste, a zona da SEV 34 apresenta um bolsão com boa possibilidade de captação rasa. As demais SEV mostram que essa capacidade é atingida outra vez, à profundidades bem mais elevadas († 100m). Tal fato permite definir todo o pacote intermediário como sendo condutivo e argiloso. O fator estrutural que condiciona o topo da camada aquifera nos demais cortes geoelétricos não foge à regra para este caso, sendo, como naqueles, irregular devido a presença de movimentos verticais.

4.4.2 - Mapas de Isoresistividade

No intuito de melhor evidenciar as zonas mais promissoras para perfuração de poços profundos, resolveuse confeccionar 3 mapas de isoresistividade, que sintetizam dados bastantes manipulados quando do estudo detalhado dos perfis geoelétricos. Assim sendo, o entendimento 'de tais mapas trará maior segurança e maior aproximação dos locais a serem explorados na obtenção da água subterrânea. Tendo isso em vista decidiu-se construir mapas que atingissem as profundidades de 50,100 e 150m já que as zonas aquiferas surgem a profundidades variadas.

O mapa 02 (profundidade 50m) mostra que a área se apresenta em seus 75% constituida por sedimentos argilosos, pouco resistivos. Vale destacar, no entanto, alguns núcleos onde há possibilidade de maiores descargas por ocasião da captação, como é o caso das zonas destacadas, onde as curvas de isoresistividade chegam a atingir valores característicos de sedimentos resistivos saturades.

O mapa 03 é constituído dos valores de resistividade referentes aos 100m de profundidade. Neste já se pode notar um aumento significativo das áreas favoráveis à captação da água subterrânea. Além dos bolsões que constituem as zonas preferenciais, destaca-se uma faixa mais continua a leste, com valores de resistividade bem característicos de sedimentos resistivos saturados. A porção mais a sudoeste, embora saturada, deverá ser descartada 'face à presença de sedimentos argilosos, o que acarreta baixo grau de transmissividade. É importante observar a superposição das zonas favoráveis do mapa 02 com a zona também favorável deste mapa. Pode-se concluir por uma boa espessura para estes sedimentos.

O mapa 04, com profundidade de 150m, exibe em quase sua totalidade uma área promissora para captação, 'com resistividades próprias de estratos resistivos satura dos. Excessão feita à parte sudoeste e à cunha argilosa a nordeste, que penetra a área no sentido NE-SW. Há uma superposição quase que por inteiro dos dois mapas anteriores sobre este.

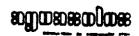
5 - CONCLUSÕES E RECOMENDAÇÕES

- 1) Como era de se esperar, a investigação geológica de su perfície e geofísica de superfície, devido às reduzidas dimensões da área estudada, pouco contribuiram para o esclarecimento das dúvidas existentes sobre a taxomanía estratigráfica. Em verdade, tais dúvidas são ainda acentuadas pelas novas informações obtidas.
- 2) A inexistência de perfis litológicos confiáveis nos poucos poços existentes na área, além de suas profundi dades serem pequenas, em muito prejudicou a interpreta ção das SEV's, pela falta de parâmetros de aferição ' dos dados geoelétricos.
- 3) A extensa cobertura aluvial quaternaria mapeada em mui to mascara a sequência estratigráfica presente.
- 4) A despeito das restrições acima aludidas, alguns fatos relevantes foram levantados pelas SEV's:



- a) Praticamente em toda a área, até profundidades da ordem de 50m, quase que só se encontram sedimentos argilosos, apenas com intercalações arenosas descontínuas, sugerindo ne nhuma pespectiva de vazões significativas.
- b) Os mapas de iso-resistividade para os níveis de 100m e 150m passam a apresentar boas pers pectivas de obtenção de água em praticamente toda a área exceto sub-áreas localizadas no centro-norte e no extremo sudoeste.
- c) Ha nitidas indicações de movimentação tectônica no subtrato arenoso que caracteriza qua se toda a area em profundidade.
- 5) As consideráveis espessuras argilosas detectadas ofere cem obstáculos tanto à concepção da existência da Formação Brejo Santo na área de Juazeiro do Norte, quanto à sua interpretação como pertencente ao membro argiloso intermediário da Formação Missão Velha. A literatura existente consigna espessuras muito menores do que as evidenciadas pelas SEV's.
- 6) Caso, efetivamente, a Formação Brejo Santo inexista na na área estudada, devem ser esperadas grandes espessuras de arenitos saturados a partir dos 100 ou 150m de profundidade. Neste caso o membro interior Missão Velha, que poderá apresentar cerca de 200m de espessura, estaria capeando os arenitos Mauriti, o que daria ao substrato arenoso uma espessura total da ordem de 250m. Dentro dessa perapectiva o embasamento cristalino seria encontrado pelos 400m de profundidade e se poderiam es perar vazões da ordem de até 90 m³/h, a julgar-se pelos poços que abastecem Juazeiro do Norte recentemente construídos.
- 7) Se as espessas argilas encontradas pelas SEV's pertencerem à Formação Brejo Santo, a espessura desta unidade serã, então, muito maior do que vem sendo registrada na literatura. Neste caso o substrato arenoso serã representado apenas pelos arenitos Mauriti, com espessuras, até agora conhecidas, da ordem de apenas 50m e com vazões registradas da ordem de 8m³/h.

- 8) Nem a geologia de superficie nem as SEV's sugerem possibilidades de captações singelas rasas. Muito pelo contrário, as captações deverão ser feitas por poços profundos, alcançando o contato do pacote sedimentar com o substrato pré-cambriano. Esta perspectiva poderá sofrer algumas modificações, caso estudos hidrogeológicos posteriores venham demonstrar que poços parcialmente penetrantes na base arenosa da sequência sedimentar possam fornecer vazões significativas.
- 9) A existência de água subterrânea sob pressão é demonstrada pelo poço nº 10, que apresenta fraca surgência. Lamentavelmente não se conhece o seu perfil litológico nem suas características construtivas e, quase que certamente, o embasamento pré-cambriano não foi alcançado. A classificação Cl-Sl de suas águas sugere a proveniên cia de um manancial de boa condutividade hidráulica. Por seu turno, a baixa capacidade específica do poço indica penetração apenas parcial.
- 10) A perspectiva de se irrigarem os solos da area com aguas subterrâneas deve ser seriamente contemplada. Entretanto o nível de conhecimentos até agora obtidos é insuficiente para a definição de captações em locais específicos. Ao que tudo indica, poços que tenham uma substancial penetração na base arenosa da sequência sedimentar não deverão apresentar vazões inferiores a 10m³/h,o que já permite seu aproveitamento em irrigação. É bem provável que se obtenham maiores vazões, aumentando-se a area abastecida por cada poço.
- 11) Tanto o poço nº 06 quanto o poço nº 10 poderiam servir para o abastecimento de pequenos perimetros irrigados destinados a demonstração e experimentação agricola. Am bos os poços deveriam, antes disso, ser submetidos a testes de produção, pois não são conhecidas as condições sob as quais suas vazões foram determinadas. Tais testes, porêm, não serviriam para a determinação de constantes hidrodinâmicas dos aquiferos atravessados, pois nem sequer se sabe quais são eles ou quais são os seus limites.



- 12) Estudos hidrogeológicos complementares devem ser reali zados na area, utilizando-se, inicialmente, equipamento geofísico com capacidade de atingir o contato com o embasamento pre-cambriano, através do qual poderão ser locados poços pioneiros. Tais poços deverão ter carãter investigatorio, com um cuidadoso acompanhamento de perfuração, com projetos de completação volvimento compatíveis com os perfis litológicos encon trados e, ainda, com perfilagem elétrica (SP, Plongo e Pourto) e de neutrons. Tais poços deverão ainda providos de piezômetros, de modo que permitam a execução de testes de aquifero, cuja interpretação possibilitara a determinação das vazões otimas de produção e contribuirão para a definição da melhor política de ex ploração dos aquiferos. É importante lembrar que os po ços de teste deverão ser no minimo dois, um de cada la do da grande falha que corta o centro da area na direção NW-SE e que tais poços poderão vir a abastecer módulos de um projeto de irrigação, não tendo, portanto, carater meramente investigatorio. Outros poços de teste terão sua localização já subsidiada pelos dois primeiros, abastecerão novos modulos de irrigação e subsi diarão novas locações, criando-se um sistema de implan tação modulada e progressiva da irrigação, a que vão sendo ampliados os conhecimentos referentes ao comportamento hidraulico e hidrologico dos mananciais.
- 13) Os dois únicos poços existentes na área fornecem águas de padrão C1-S1 e C3-S1, sendo que a água de melhor 'qualidade provêm de uma maior profundidade (Poço nº10) o que concorda com os estudos geofísicos que sugerem a existência de águas mais salinas próximas à superfície.



ANEXO 01
FICHAS DE CADASTRO DOS POÇOS

	·	FICHA DE	CADASTE	RO DE	POÇO				
1 IDENTIFICA	AÇÃO E LOCA	LIZACÃO	ו ר	4. CON	DICOES	ÓI	EXP	LOR	ACXO
	MUNICIPIO- J		1 1	VAZÃO (1		ND (_	F. INJETOR(m
	LOCALIDADE - REFERENCIAL - I	Faz.Massape	·						
DAT	A TEM	PO DE EXECUÇÃO	ן ו					L	
INÍCIO T	ERMINO	(DIAS)] . [OPERAC	Ã0 -	EXPLO	RAÇA	0
21/01/78 2	9/01/78	8) [h/DIA	DIA/M	ES	MES/A	NO	1 / DIA
EXECUTOR	INTERESS	ADO]	6	30	·	9		34.800
SOEC			j	U	NIDADE	DE I	OMBE/	MEI	ITO ,
COORDENAD	AS (UTM)-M	C 39º COTA BOCA	ล	ELETROB		<u>JETO</u>			,
9.209.200N		DO POCO(m	<u>n</u>	SUCÇÃO (F	<u> </u>		RECALO	UE (J	POL.)-
3.209.20UN	E 4/2.000E	353	ا لـ	5. PERF					
2. CARACTERISTI	CAS TECNICAS DE		ן כ	60 (m) (LOGIA]	AQUIFERO
	PERFURAÇÃO)]	<u> </u>	3.0		argilo	280	Qa
DIAM (POL.)	INTERVALO (m)					<u>casc</u> silt	alho		
8,0 6,0	0 - 10	12.0	4 1					-	
6,0	10 - 67	46,0	-	18.0 33,0	33.0 39.0	aren	lomerac ito	10	
 -	 	<u> </u>	-{ i				ito fir	10	
PROF FINAL(m)	167.0	<u> </u>	-	42.0		argi			
METODO	Rotativo		-				ito med	lio	
			ן						
	VESTIMENTO-TI								
DIAM. (POL.)	INTERVALO (m)	MATERIAL PVC	-	6 HIDR	OQUÍMI	I C A			
6,0	0 - 52,0	PVC	-{	CONTAMIN	AÇÃO-				m}- 670
	 		┥ :	ODOR-			Fe (pp		
	1		1	PH-	- AF		CLORE		
] '	COND mhn	108-1 93	<u></u> _	Co/Mg	(PPI	m)-
TIPO	Tubo liso			7. CROQU	I DE I	LOC	ACAO		
	FILTRO		<u> </u>	ļ					
DIAM (POL.)	INTERVALO (m)	ABERTURA (mm	Σ						
6,0	10 - 46			}	Foze	enda 🛶	• ()		Amara Coeita
+100	 	L	4		Mass	op i a	Ď6		/1/
TIPO	<u> </u>		_	}					[/]
	PRE-FILTRO		_	1					
GRANULOMETR	A (min INTERVAL	O(m) VOL(m ³	<u>)</u>	<u>*</u>		\$80	Cerretel]
ļ			╡	<u> </u>			-4112161		7/
TIPO		<u>_</u>	1	,					
	CIMENTAÇÃO		_	<u> </u>					são 'Gonçalo
	INTERVALO (m)		7						
ANEL EXT.		. INT.							
		TESTE DE PRODUÇÃ	<u>io</u>						
METO	DO	TEMPO (horas)		8. INFOR	MACKEE	COM	DIEMEN	TAD	E Ġ
			لـ	G. INFUR	MAYUES	~ · · · ·	FLEMEN	MARI	<u></u>
				1					

3 TESTE DE PRODUCÃO

31,0

NE (m)

8,9

ND (m) REB. (m) PROF (m) VAZÃO(L/h) V.ESP(L/h/m)

52,0

5.800

262

22,1

FONTE: SEEBI	A - Plano de Valoriza
çao Hidro-As	mini . Comini
	KIICOIA DO CALILI
	ão da agua p/irrigação
segundo o "I	J.S. Salinity Laborato
ry" - C3S1	
	000020
	0000 25

FICHA DE CADASTRO DE POÇO

1. IDENTIFICAÇÃO E LOCALIZAÇÃO				
POCO NE	MUNICIPIO- Juazeiro			
	LOCALIDADE- S.Goncalo			
10	REFERENCIAL- L. Topografico			

DA	TA	TEMPO DE EXECUÇÃO
INICIO		
07/08/82	02/09/82	26

EXECUTOR	INTERESSADO
Hidro-Cariri	

COORDENADAS (UTM)-MC 390	COTA	BOCA
	DO PO)CO(m)
9.205.650N e 474.550E	3.	58

2 CARACTERÍSTICAS TÉCNICAS DE CONSTRUÇÃO PERFURAÇÃO					
10,0	0 - 83				
PROF FINAL(m)	83,0				
METODO	Rotativo				

REVESTIMENTO-TUBO-LISO					
DIAM. (POL.)	INTERVALO (m)	MATERIAL			
6,0	0 - 83	PVC			
					
	11				
TIPO	Tubo liso				

FILTRO			
DIAM (POL.)	ABERTURA (mm)		
6,0	65,0-83,0		
TIPO RANHURADO		0	

	-FILTRO	
GRANULOMETRIA (mm	INTERVALO (m)	VOL (m3)
TIPO		

CIMENTAÇÃO		
INTERVALO (m)		
ANEL EXT. ANEL INT.		

LIMPEZA / DESENVOLME	NTO/TESTE DE PRODUÇÃO
METODO	TEMPO (horas)
**	, ,

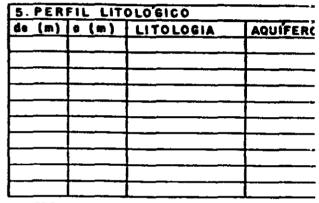
3 TESTE DE PRODUÇÃO					
NE (m)	ND (m)	REB. (m)	PROF (m)	VAZÃO(L/h)	V.ESP(L/h/h)
0,0	28,4	28,4	83,0	9,600	338

4. CONDIÇÕES DE EXPLORAÇÃO		
VAZÃO (1/h)	ND (m)	PROF INJETOR
	 	

OPERAÇÃO - EXPLORAÇÃO			
N/DIA	DIA/ MES	MES/ANO	1 / DIA
8,0	30	12	76.8 00

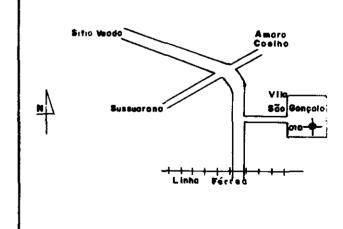
UNIDADE DE BOMBEAMENTO

ELETROBOMBA SUBMERSA
SUCÇÃO (POL)RECALQUE (POL)-



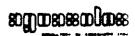
6. HIDROQUÍMIC	A
CONTAMINAÇÃO-	DUREZA (ppm)- 105
ODOR-	fe (ppm)
PH-	CLORETOS (ppm)-
CONDmhmos-1 160	Ca/Mg (ppm)-

7. CROQUÍ DE LOCAÇÃO



<u>B</u> .	INFORMAÇÕES COMPLEMENTARES
E	Poço Surgente
Œ	FONTE: SEEBLA - Plano de Valoriza
	Çao Hidro-Agricola do Cariri

Classificação da agua p/irrigação. segundo o "U.S. Salinity Laboratory C1S1



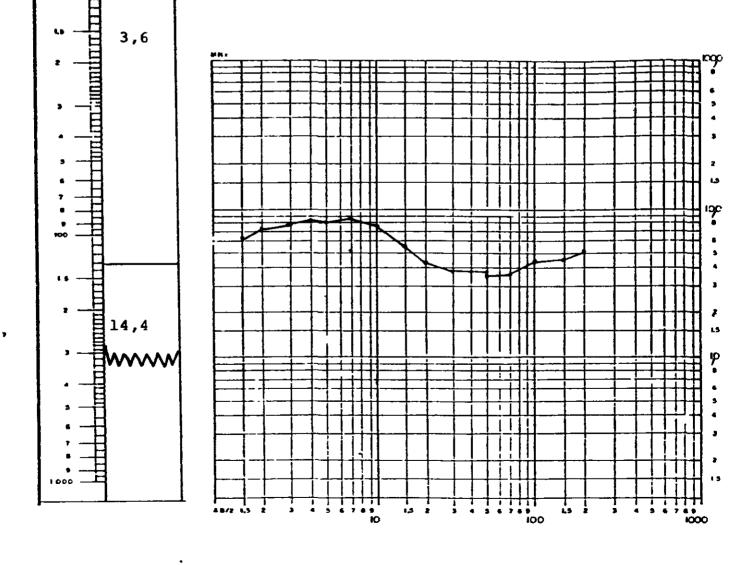
ANEXO 02

PT:OFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohm m)
	6,4
· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	9,6
7	

DATA: 28 / 02 / 86_

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB7-4D

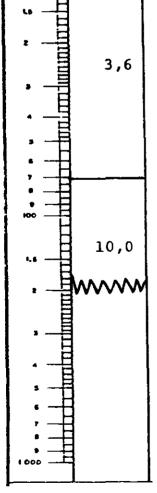


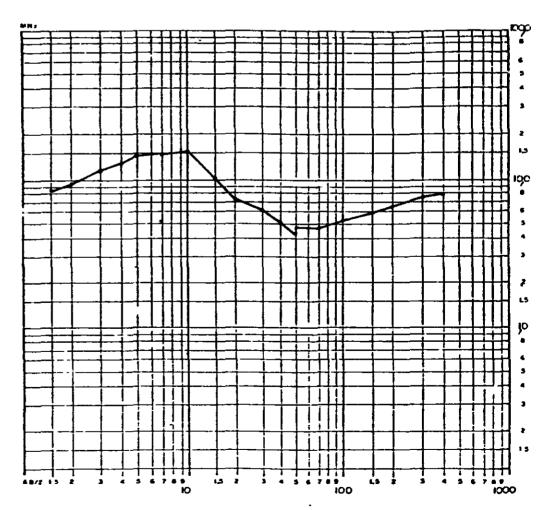
PROFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELE TRICA- RESIST, VIDADE (en ohmm)
	7.5
	18,8

DATA _28 / 02 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB7-12D



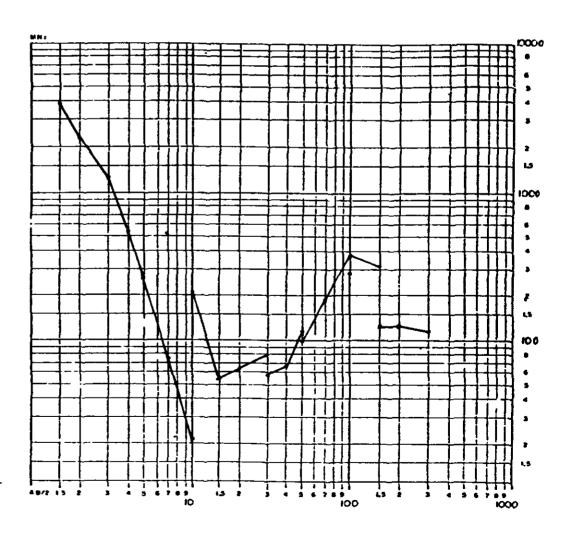


PI:OFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohmm)
'	777
1.0	
2	
•	
•.•	
u	
2	
3	
, –	= 3.
,	
1000	
1.8	

DATA 28 / 02/86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB7-20D



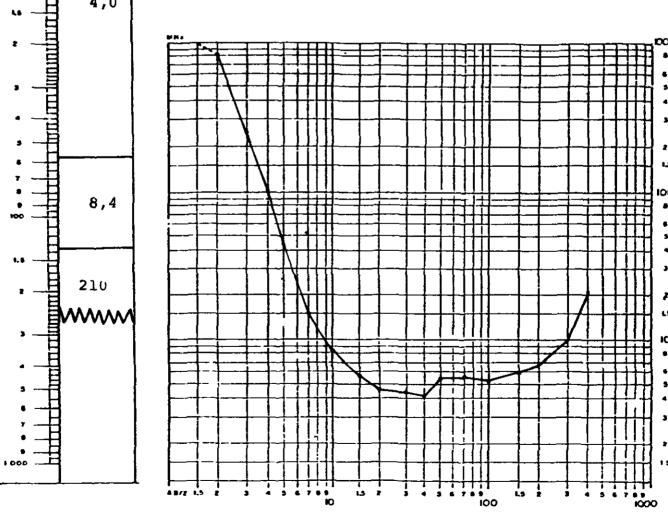
SEV 04

PROFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RCS'STIVIDADE (em olimm)
- 3 - mmm	÷57,0
	4,0

DATA 01 / 03/ 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB7-28D

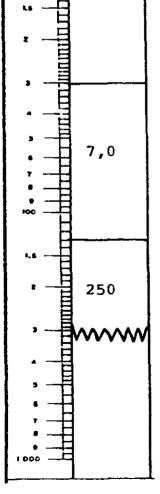


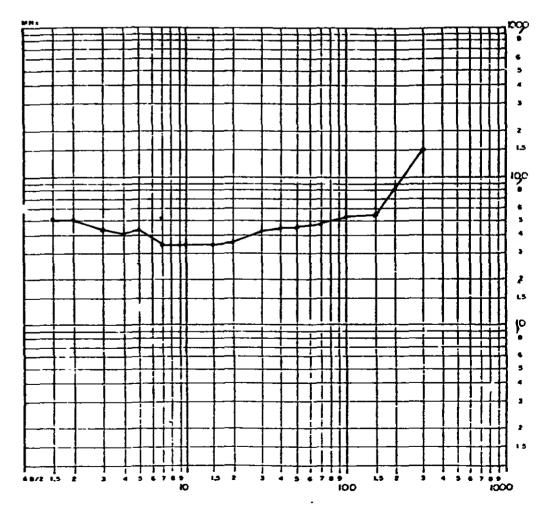
PROFUND DADE (m)	ł	COLUNA GEOFLE TRICA- RESISTIVIDADE (em obinim)
. —	d	6,6
1.8 — 2 — 4 — 7 — 10 — 10 — 2 — 2 — 2 — 2		- 3,3

DATA 01 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB11-28D





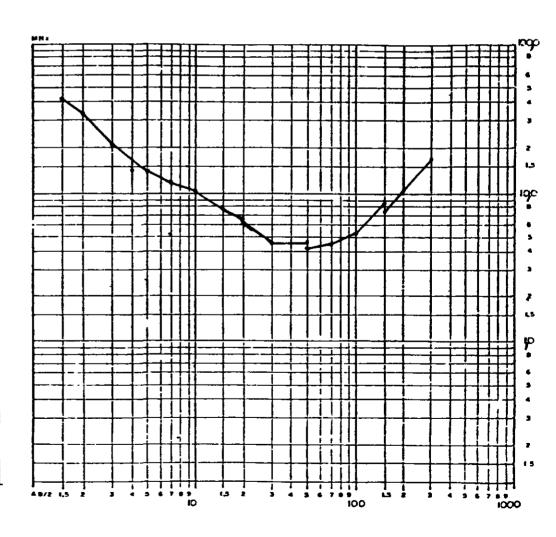
PEOFUNI DADE (m)	DI-	COLUNA GEDELETRICA- RESIST.VIDADE (en ohmm)
1		18,5
3 3 5 7		9,3
10 — 10 — 2 — 3 — 4 — 3 ·		3,9

180

DATA.	05	/ 03	/	86
DAIA		<u> </u>	′_	90

AZIMUTE. N - S

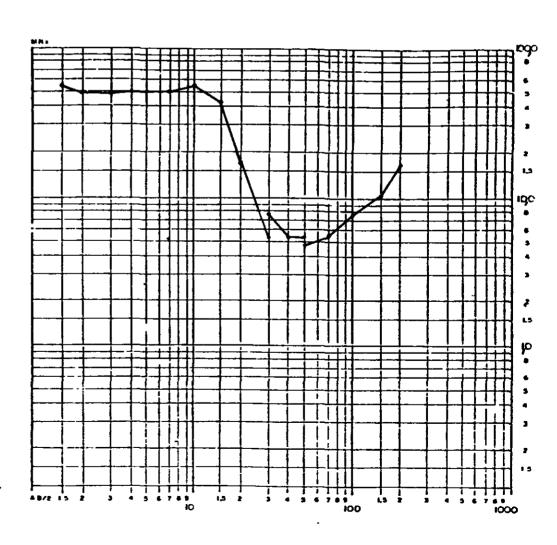
LOCAÇÃO LB11-20D



DATA 01 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB15-20D

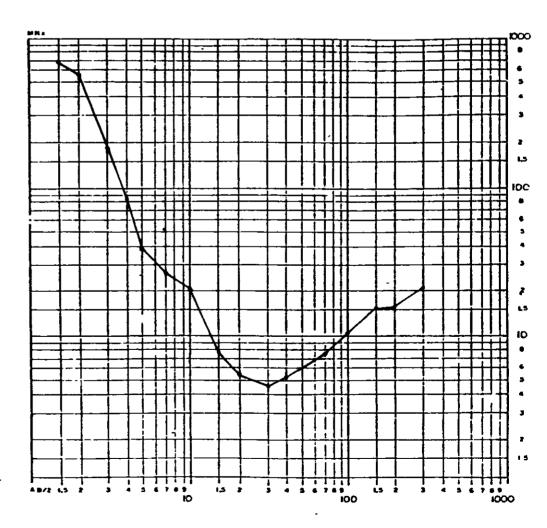


PEOFUNDI DADE (m)		COLUNA GEDELETRICA- RESISTIVIDADE (en alim m)
•		490,0
1.5		- 24, 5
• —		
10 		4,2
•		
, –		
• • • •		64, 5
	E	إ

DATA	01	/	09	/ 86	

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB15-28D



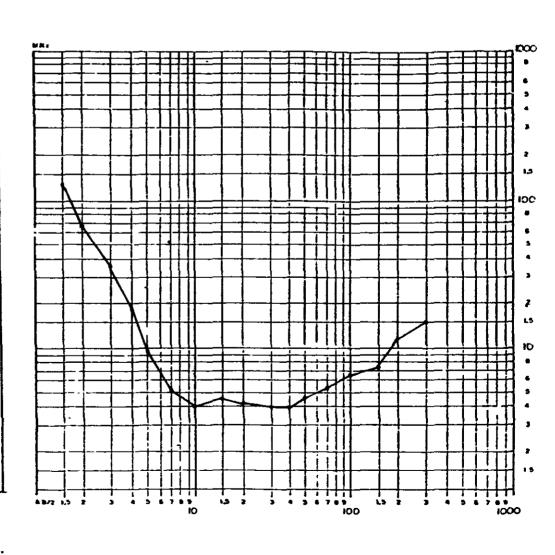
PROFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (en phir m)
' -	33,0
·	3,3
*	

40,0

DATA: 01 /03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB15-36D



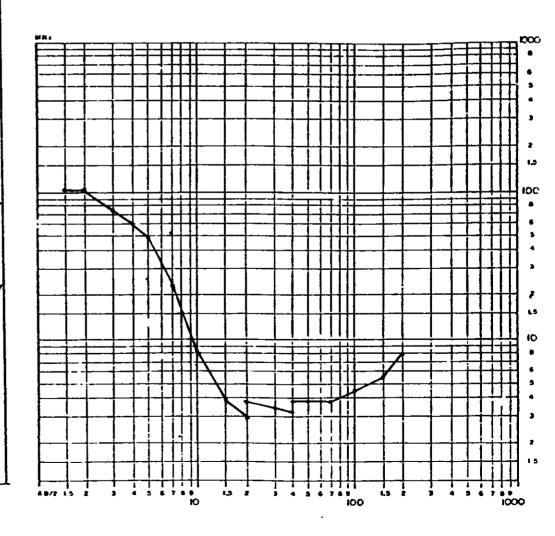
PROFUNI DADE (m)	DI-	COLUNA GEOELETRICA- RCSISTIVIDADE (en ohmm)
-	17	135,0
1.9 2		40,5
8 8 7 8 10		
Ls -		3,4

13,0

DATA 03 / 05 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB11-6D

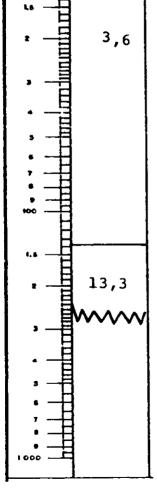


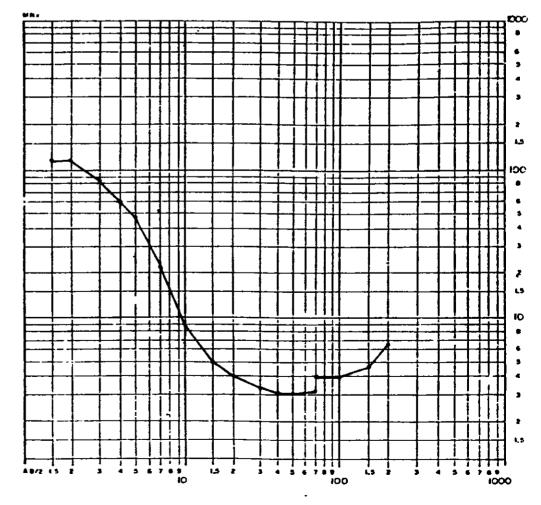
PROFUN DADE (m)	DI-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (en obmm)
• –		150,0
1.9 2		30,0
8 6 7 8 10		

DATA 03 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB15-10D





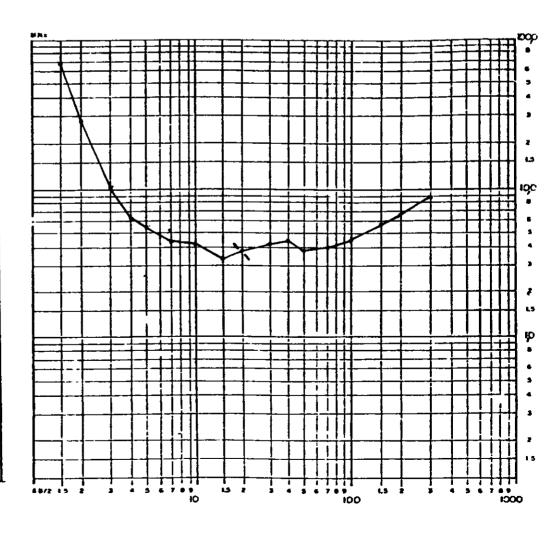
PI:OFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RCSISTIVIDADE (em olimin)
1.5	.8,0
•	
7	3,2
2	
3 3 7 8	4,1

28,7

DATA'	03	/_	03	1	86
-------	----	----	----	---	----

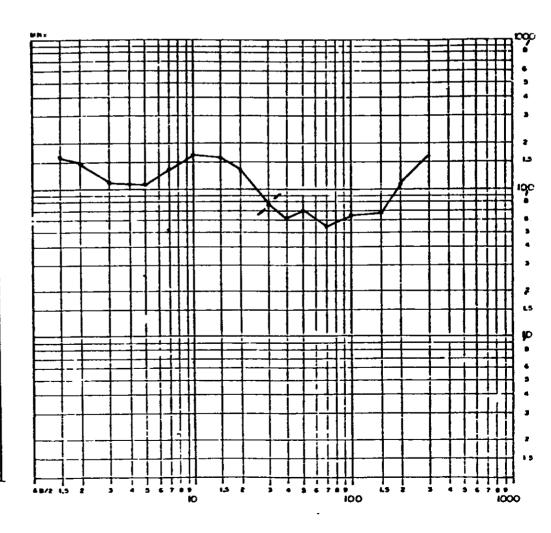
AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB19-12D



PI:OFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (en olimim)
' - F	20,0
1.0	8,0
	33,3
	4.05
3	4,95
• • •	
100	216,0

DATA: 03 / 03 /	86
-----------------	----



PROFUNDIDADE
(m)

GEOELE TRICARESISTIVIDADE
(en ohm m)

46,0

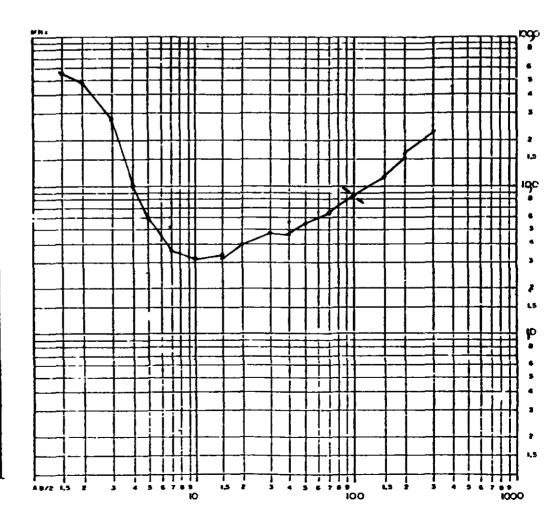
1.65

180

DATA	_03	/ 03	/ 86

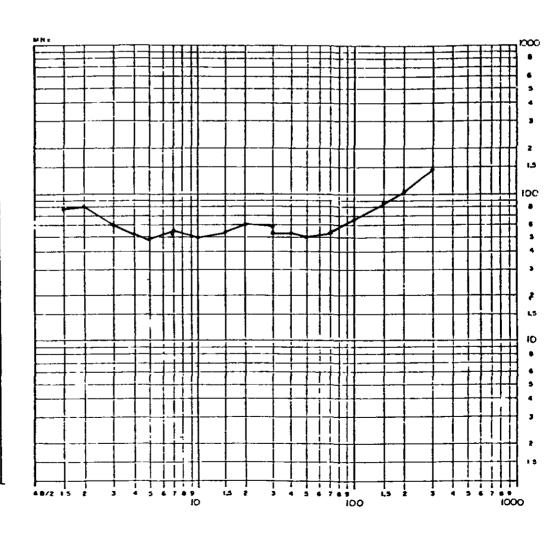
AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB23-28D



PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELE TRICA- RESISTIVIDADE (em ohm.m)
' <u>-</u>	9,5
3	3,8
5	6,3
,	3,9

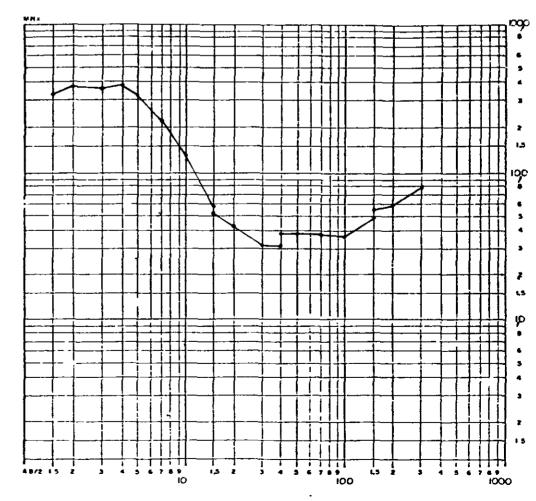
DATA0	3 / 03 / 86
AZIMUTE _	N - S
LOCAÇÃO .	LB23-20D



PEOFUNDI-	COLUNA GEOELETRICA-	
(m)	RESISTIVIDADE (en ohmm)	
'	30,0	
13 —	-	
	45,0	
) — [
']	
- • -	6,0	
• <u>-</u> <u>-</u>		
10 -	(l	
15		
	;)	
2 ~==		
	2,16	
→		
	[
•	!	
,]	
·{		
│	1	
	16,8	
100	1	
	W///	
	1	
│	1	
]	
│	}	
	i 1	
* ==	1	
▎᠈╶╀	j [
│ ・ ──	} {	
│ 	1	
	1	
1000	1 1	
J	<u> </u>	

COLUNA

DATA 04 / 03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃO LB19-5D

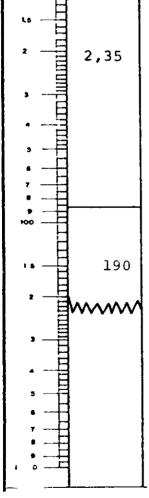


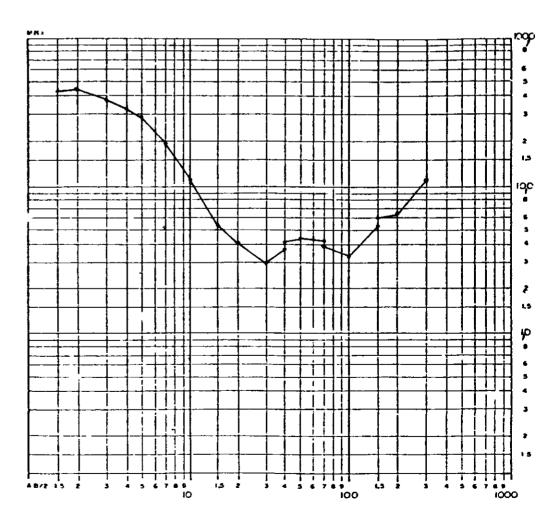
PPOFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTA DADE (em otim m)
15	54,0
3	21,6
7 — 8 — 10 —	

DATA 04 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

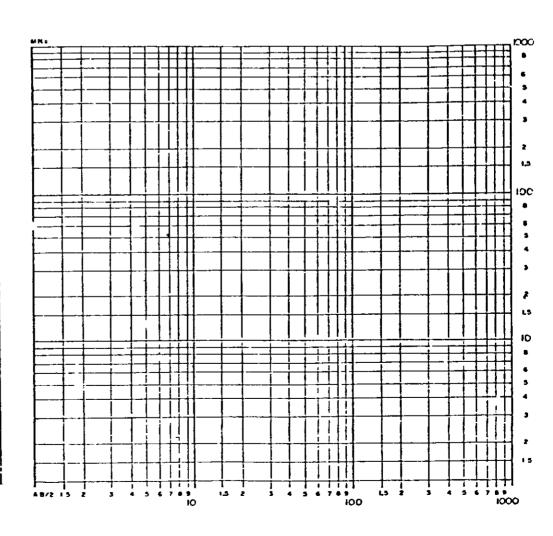
LOCAÇÃO LB-5-40





DATA 04 / 03 / 86 AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB23-12D

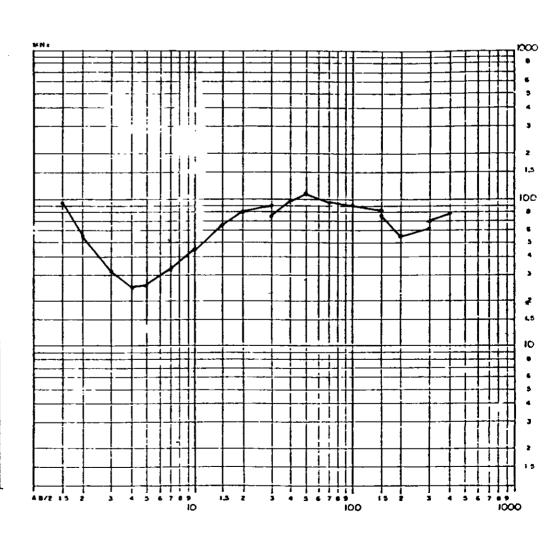


PFOFUN DADE (m)	iDI-	COLUNA GEDELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohmm)
1 -		150.0
1 5 = 2 = 3 =		22,5
4 3 10 2 3 4 5	hminnimmin minnerintatel simi	132,5

目 116,25 DATA 04 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO _________LB23-36D

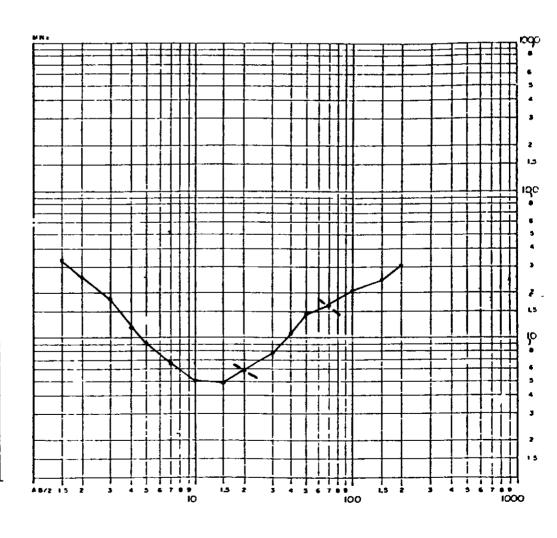


Profundi- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESIST.VIDADE (en ohm m)
' <u>[</u>	4,1
2	0,82
3 — 7 — 9 —	0,27
2	15,4

DATA 04 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB19-36D

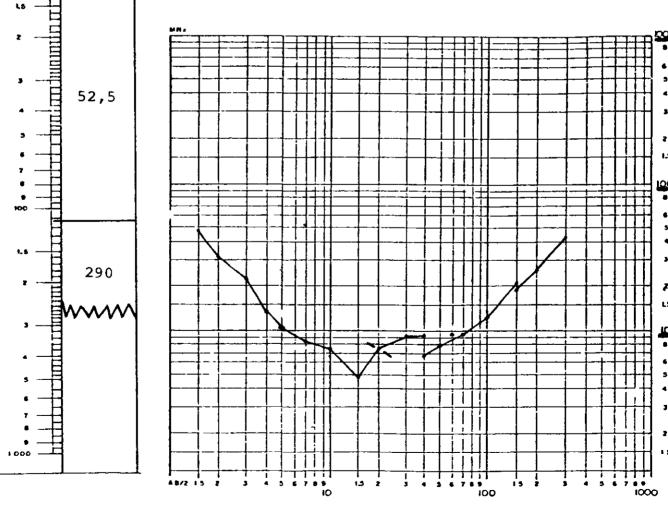


PFOFUN DADE (m)	IDI-	COLUNA GEOELETRICA RESISTIVIDADE (en plimm)
15		14,0
3 - 5 - 7 - 8 - 10 -		4,2
ls -		

DATA 04 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB19-28D

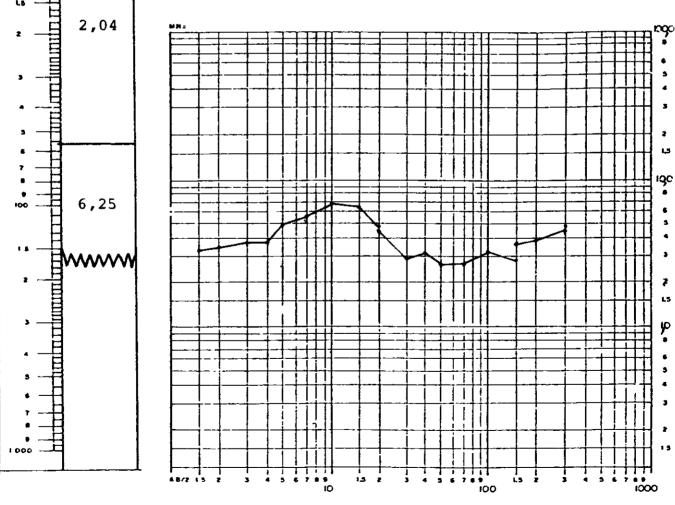


PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohr m)
1 5	2,75
3	9,6
7	2 04

DATA 05 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB15-4E

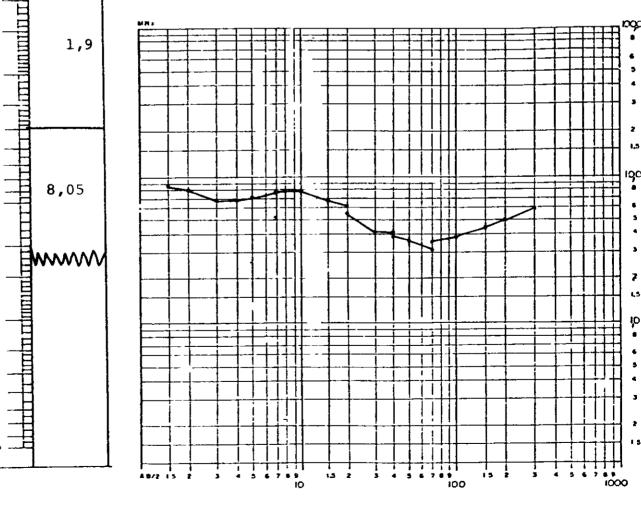


PI'OFUNI DADE (m))I-	COLUNA GEOELETRICA- RCS'ST-VICADE (em olimim)
,		10,0
1.5		5,0
3 3 5 8 10		12,0
Ls	"n:m:m:m:m:m:m:m:	1,9

DATA 05 /03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB19-4E

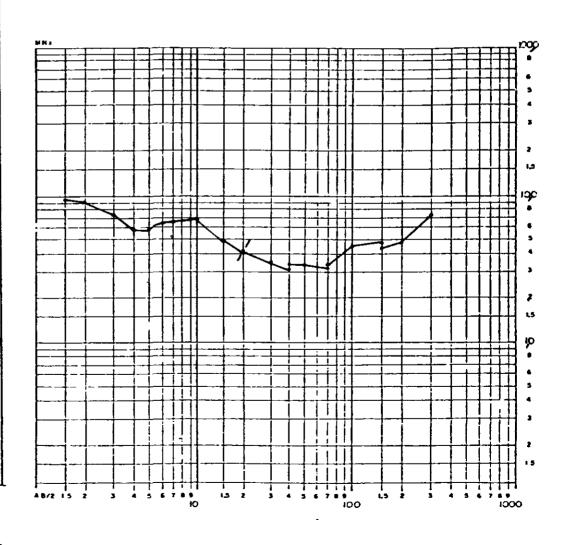


PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELE TRICA- RESIST. VICADE (em plim m)
, _	12,2
1	٠
	3,66
3	10,0
10	
3 111	2,8

120

DATA	_05	<u>/_o</u>	5 / 86	<u>. </u>
AZIMUI	E N	- s		_

LOCAÇÃO LB23-4D

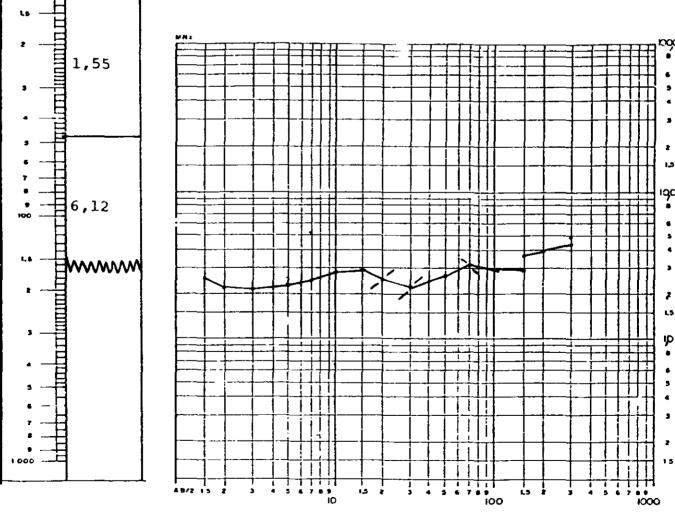


PPOFUNI DADE (m)	DI-	COLUNA GEOELETRICA- RES'STIVIDADE (em ohmm)
1		1,8
3 — 3 — 5 — 7 — 8 —		3,6
LB —		1,55

DATA 05 / 03 / 86

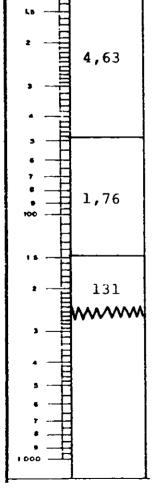
AZIMUTE N - S

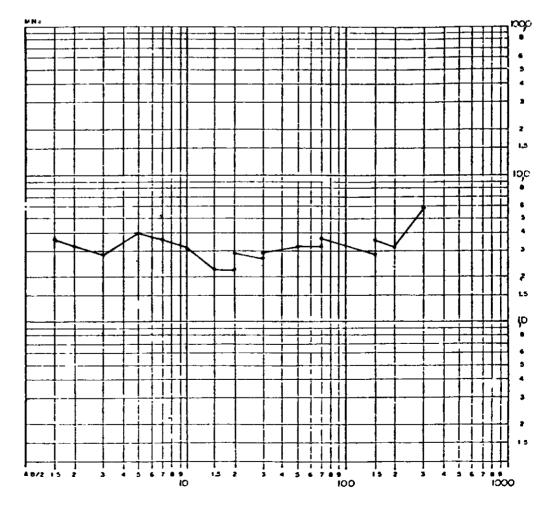
LOCAÇÃO LB23-4E



PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (en ohmm)
, <u>-</u> -	4,0
1.5	-2,0
, <u> </u>	17,5
5	1,26
LB	

DATA05_/	_03_	<u>/ 86.</u>
----------	------	--------------



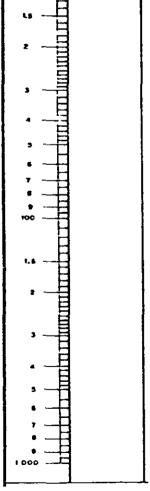


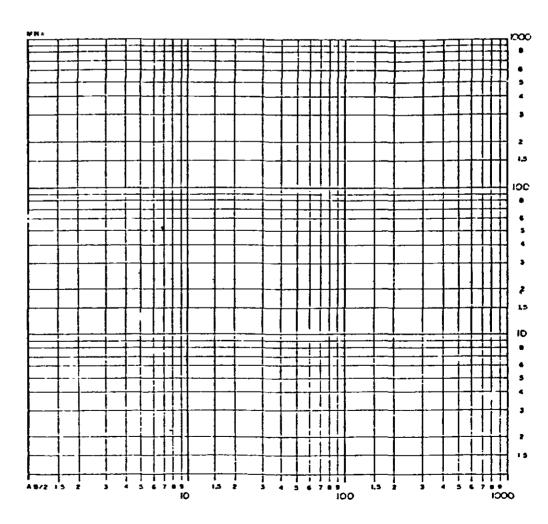
PEOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ahm m)
3	•

DATA 05 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB19-12E



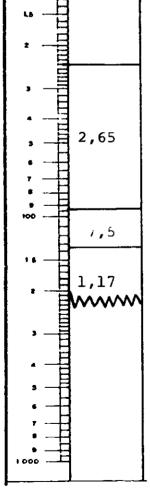


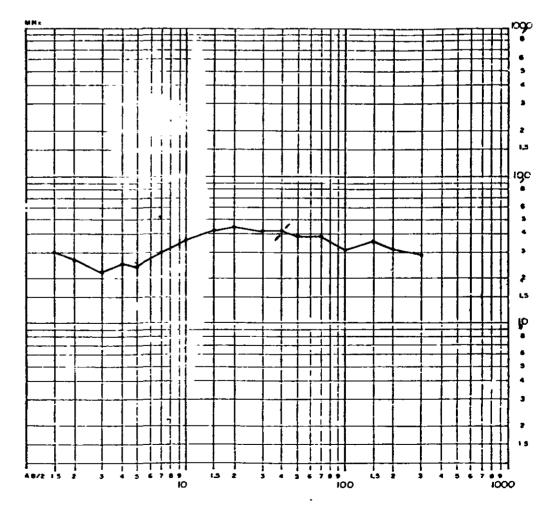
PPOFUNG DADE (m))1-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVICADE (em obrem)
		3.6
1,5		-1,8
, _		
4 5		
_ 6 —	F	
7 -	-	
	丰	6,3
•	与	
10	·E	
LB	E	

DATA 07 / 03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB23-12E





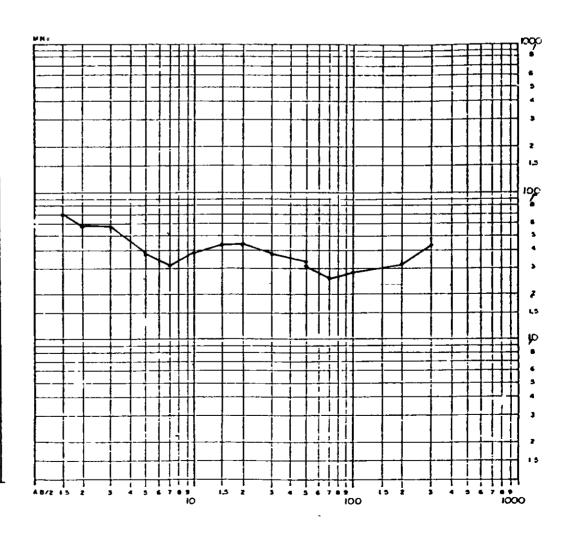
PFOFUNG DADE (m))I-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em phir m)
 		6,5
z 3		2,6
5 — 7 — 9 — 10 —		7,5
2 3 4 5 6 7		2,08

11

DATA	07	03	<u>/ 86</u>

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB23-20E

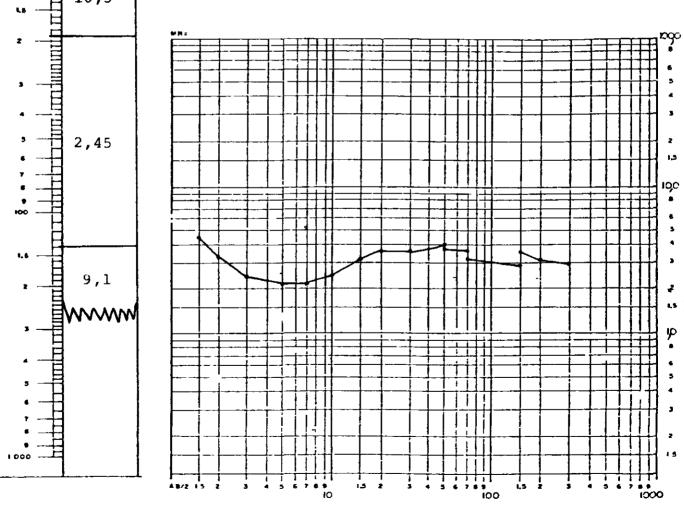


PPOFUNDI DADE (m)	-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohmim)
ι	Ц	4,2
3		2,1
10		10,5
z		

DATA 07 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB27-12E

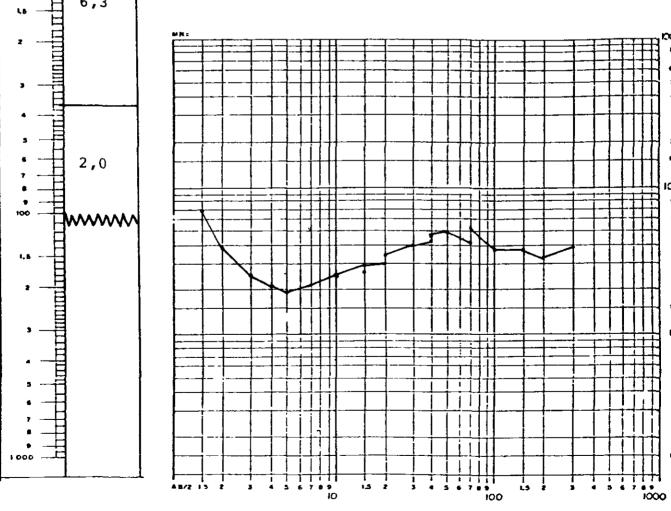


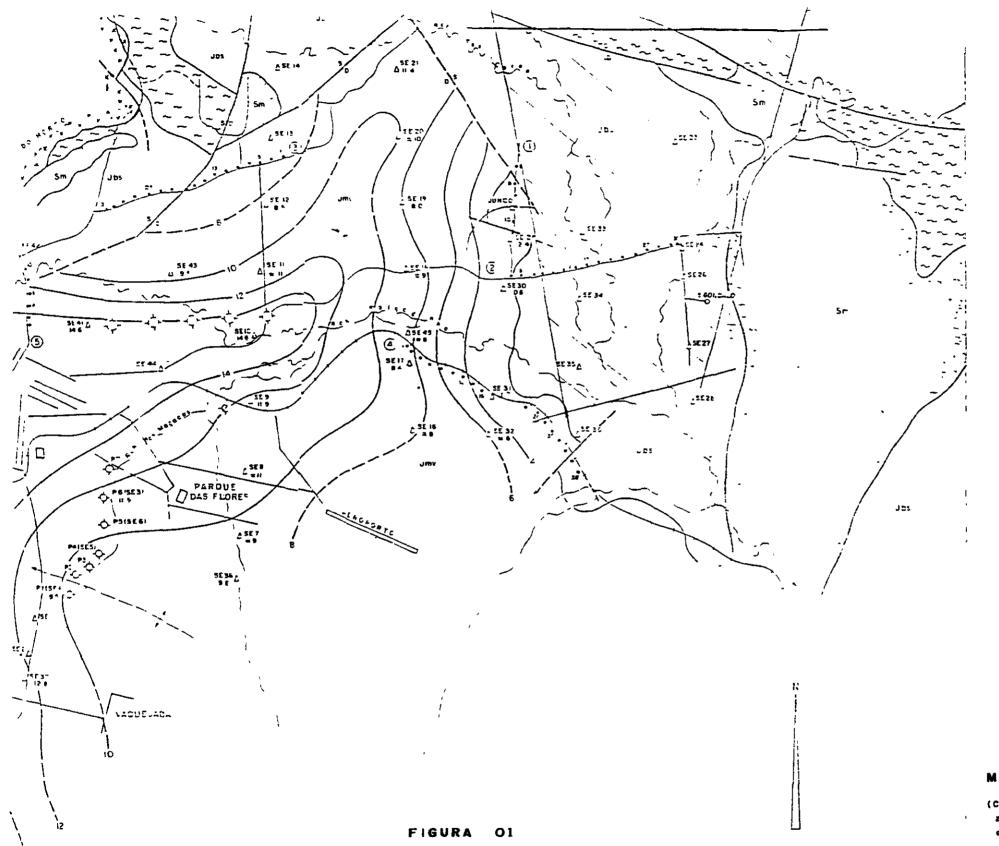
PI.OFUN DADE (m.)	DI-	COLUNA GEOELETRICA RCS'STIVIDADE (em otim m)
s ~		5.5
1.5 2 3 4 - 5		- 1,65
7 9 10 15		6,3

DATA	07 /03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB27-20E





TORNACIO U JULO FINA DIPLO U JULIURI

TORNACIO ULLI DI TO JULIA LO LOCACRI

TORNACIO ULLI TELESTA LOCACAMENTO

TORNACIO ULLI PROPERTI CON CONTESCIOLMENTO

TORNACIO ULLI PROPERTI CONTESCIOLO CONTESCIOLMENTO

TORNACIO ULLI PROPERTI CONTESCIOLO CONTESCIOLMENTO

POCO TUBULAR DA CAPTACAD IT L.

POCO TUBULAR DA CAPTACAD IT L.

PRISCAI

TUBUCAÇÃO DE SONDAGEM ELSTRICA DE AFERIMENTO

CURVA DE IGLAL RESSTÊNCIA TRANSVERSAL

TORNACIO DE RESISTIVIDADE SUA DES SNACAD

PRINCACIO RECOMERDO DA

LOCAÇÃO RECOMERDA DA

LOCAÇÃO RECOMERDA DA

LOCAÇÃO RECOMERDA DA

LOCAÇÃO RECOMERDA DA

ESCALA APROX 1 70 000

MAPA GEOLÓGICO / GEOFÍSICO

(COPIADO DO TRABALHO Captação de Juszeiro - estudo geofísico por eletrorresistividade, executado pelo PLANAT para a CAGECE, em agosta de 1984)

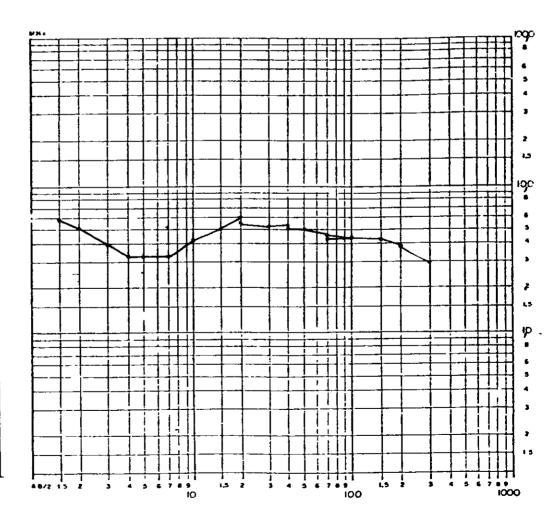
PFOFUNDI DADE (m)	•	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (en ohmm)
1	E	6,4
1 5 2 3		- 2,56
5 7 8 10 2		7,25
3 4 5 7	<u> </u>	4 ,16

1,35

DATA __07 / 03 / 86_

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB31-12E

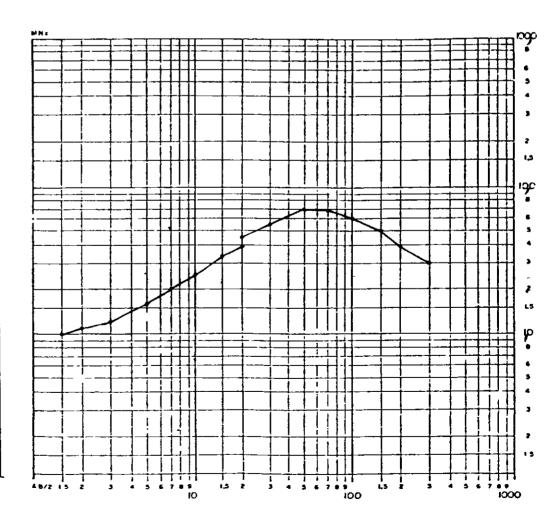


PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVICADE (em ct m m)
15	-1,0
3	5,0
10 11 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12	14, 5
3	2,67 /////

DATA 07 / 03 / 86

AZIMUTE 3 - S

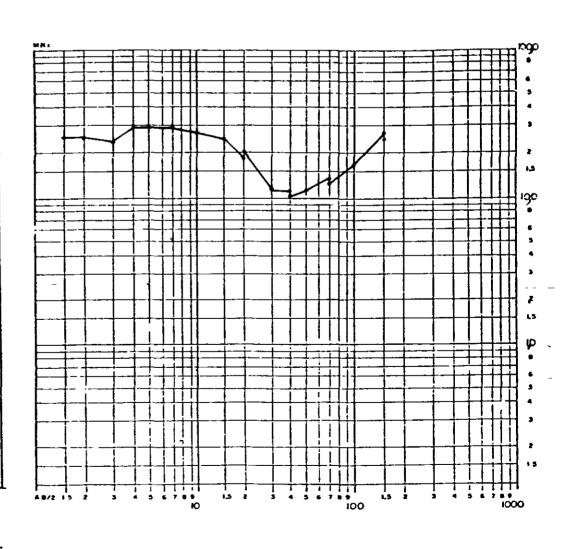
LOCAÇÃO LB35-12E



PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (etc. L' n m)
' -	26
3	32,5
2 111	6,4

109

DATA	10	/	03	/	86
~ ~		. '			

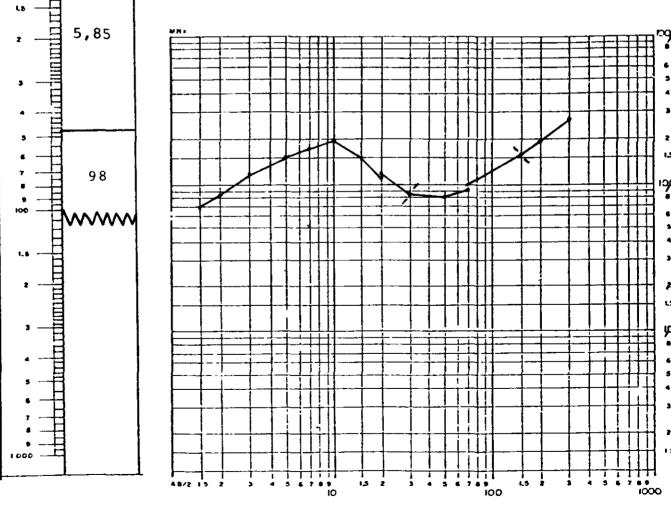


PEOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em otim m)
- — — — — — — — — — — — — — — — — — — —	9,4
3 - 1	23,5
10	5,85

DATA 10 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB31-44D

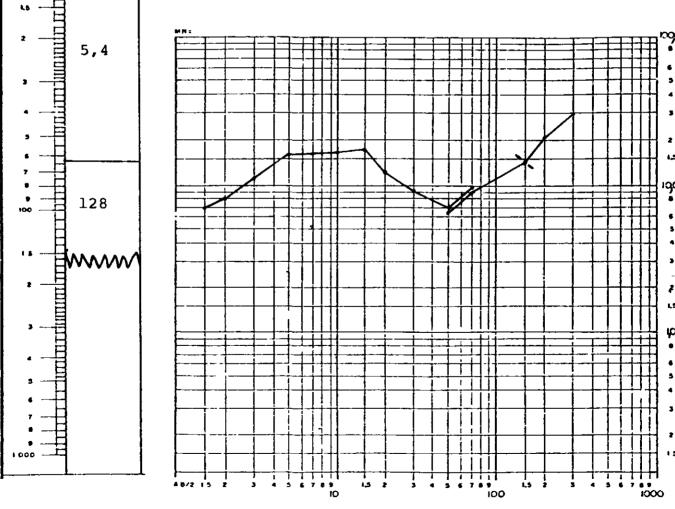


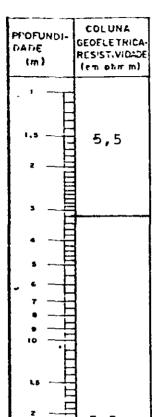
PF'CFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESIST.VIDADE (em ol m m)
' <u>-</u>	5,5
1.3	220
3	20
7 -	-

DATA 10 /03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB31-36D

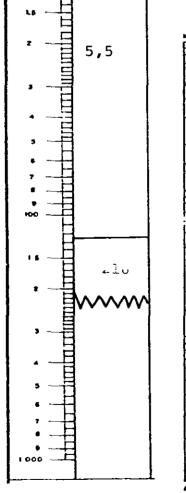


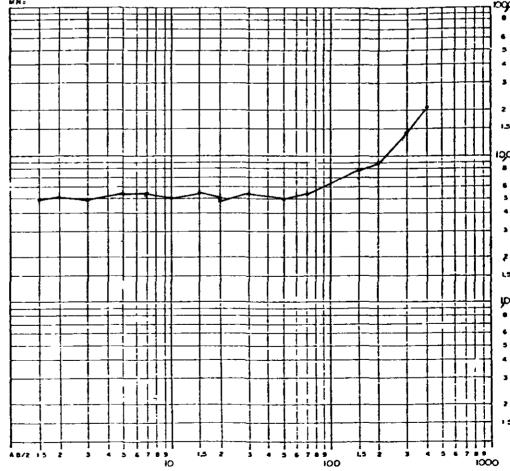


DATA 10 /03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB27-28D

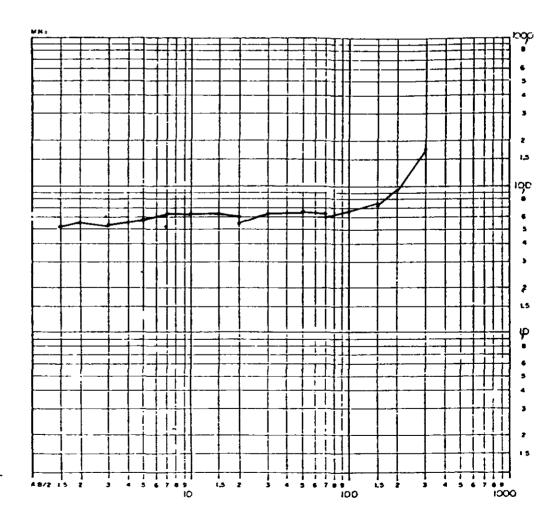




PPOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RCS'STIVIDADE (em otim m)
,	4,2
3 1111111111111111111111111111111111111	8,4
2	4 ,8

119

DATA1	0 / 03 / 86
AZIMUTE .	N - S
LOCAÇÃO	LB31-28D

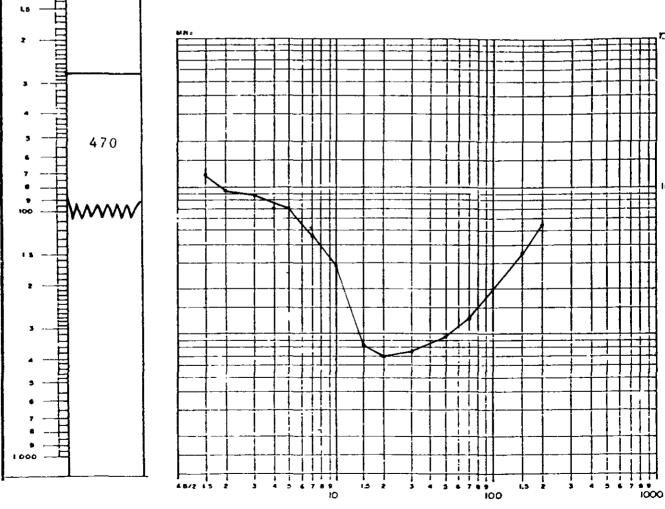


PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohr m)
	120
	• 6 0
7	6,4

DATA 10 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

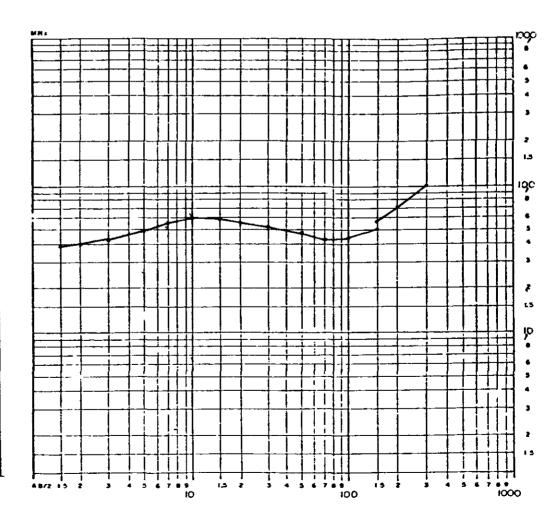
LOCAÇÃO LB31-52D



PPOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RCS'ST-V-OADE (e'n oher m)
	3,2
3 7 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10	8,0
3	3,55

40,0

DATA 11 / 03/86
AZIMUTE: N - 5
LOCAÇÃO LB27-20D

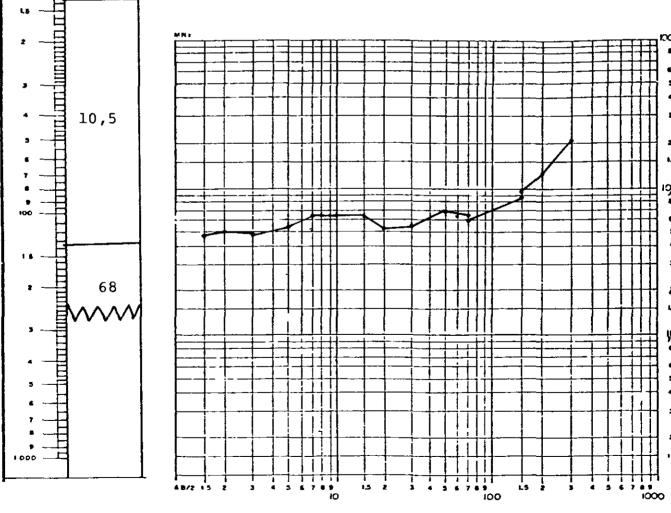


PEOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em olimm)
2	-3,8
3 111	13,3
10	2,4

DATA __11 / 03 /86

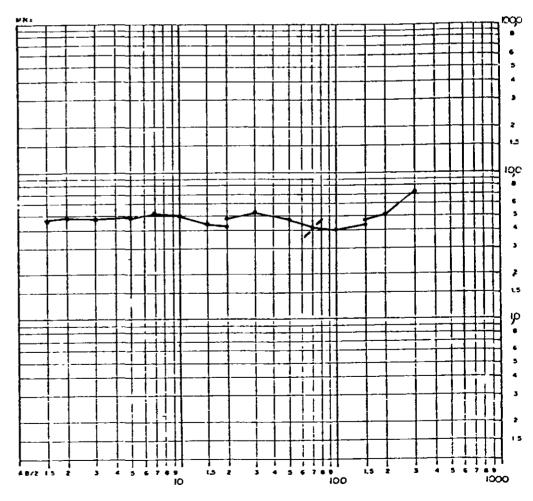
AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB27-12D



PI OFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RCS'ST.V.DADE (em ohm m)
·	3,8
*	- 5,7
3	
• • •	2,75
1.6	9,63
3	2,95
1.	33
3	*****

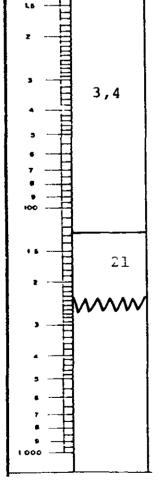
DATA	11 /03 / 86
AZIMUTE	N - S
10040Ã0	LB31-20D

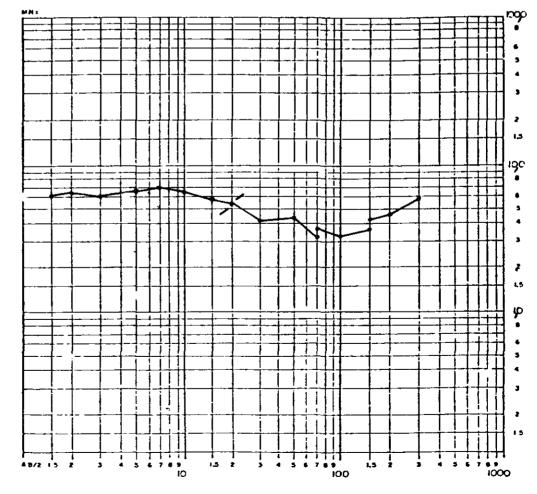


PFOFUNI DADE (m)	DI-	COLUNA GEOELETHICA- RESISTIVIDADE (em ofim m)
1.5		
2 –		•
.		8,5
s		
•	<u> </u>	
LB		

DATA 11 / 03 / 86 AZIMUTE N - S

LOCAÇÃOLR35-12D

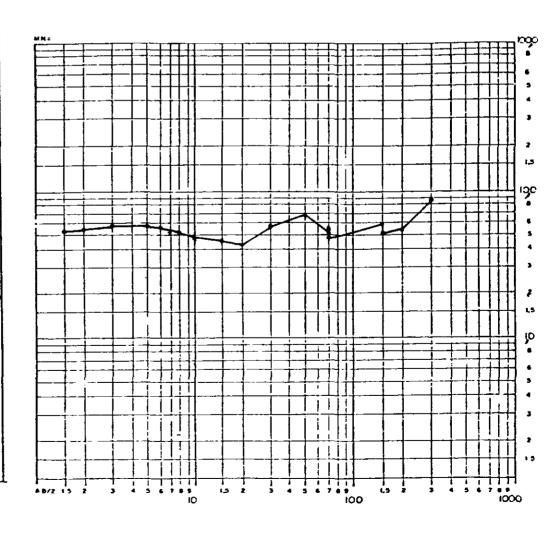




PEOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELE TRICA- RCS'ST.V.DADE (em otim m)
\ \ \	J,5
2	6,88
7	4,03
3 - 1111	8,6
3	1,08
100	

215

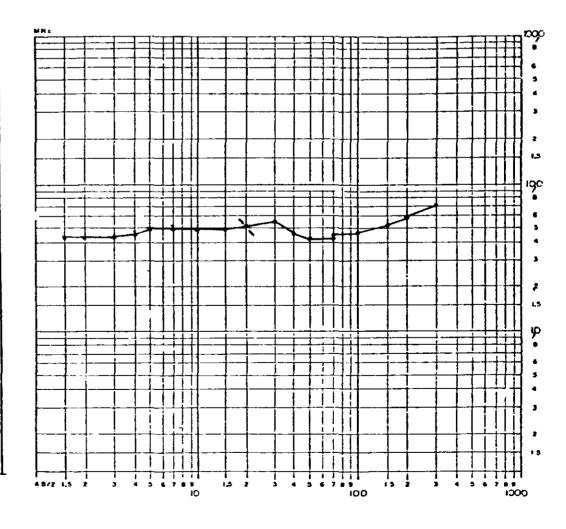
DATA 11 / 03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃO LB35-20D



PEOFUNE DADE (m))1-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohmm)
1 1,8 2 3		3,2
5 7 9 10		6,4
2 3 4 5 7		3,51

13,3

DATA 11 / 03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃO LB35-28D

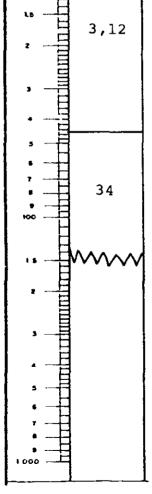


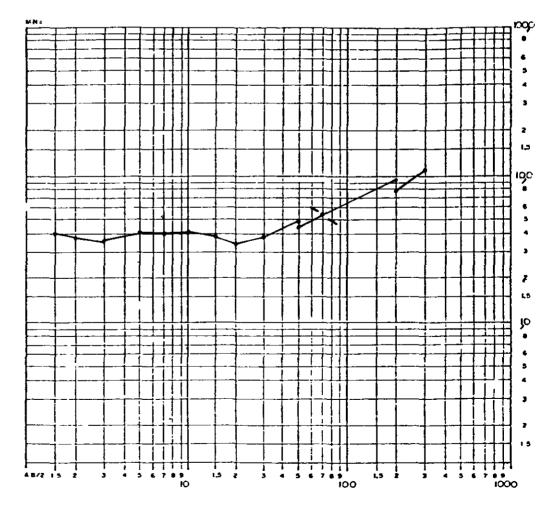
PFOFUN DADE (m)	DI-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em olimm)
1		4,0
1.8 2 <u></u> 3 <u></u> 5		3,2 8,5
7 8 10 15		3,12

DATA 11 / 03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB35-36D

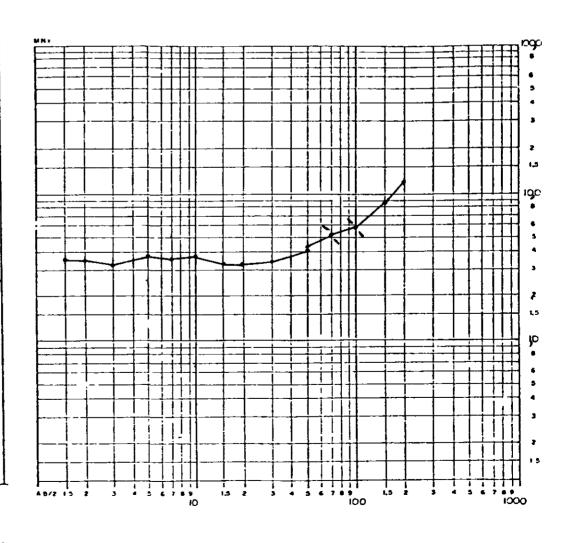




PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohn m)
,	4,0
15	2,6
, <u> </u>	10,5
5	2,73

108

DATA 12	/ 03 /86
AZIMUTE N	<u>- s</u>
LOCAÇÃO LE	35-44D

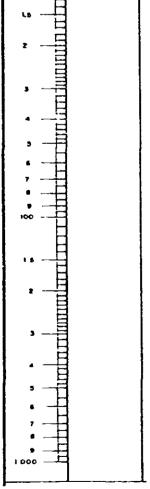


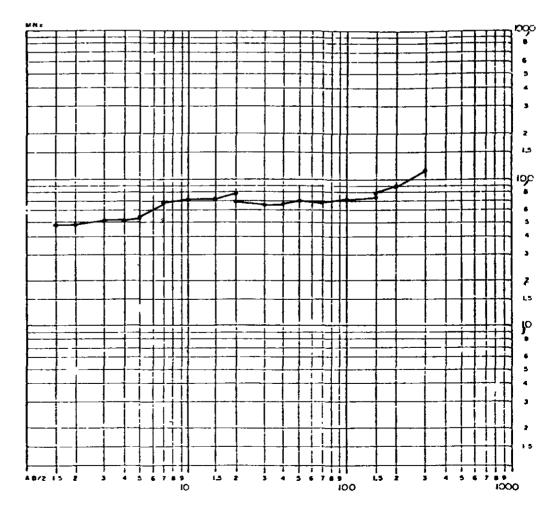
PPOFUN DADE (m)	DI-	COLUNA GEOELETRICA RESISTIVIDADE (em olimm)
۱ -	F	
1,5	F	
2		
3 _		
4 - 5		
. 6 -		
•	上	
10 -	<u>-</u>	
is	F	

DATA 12 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB39-44D



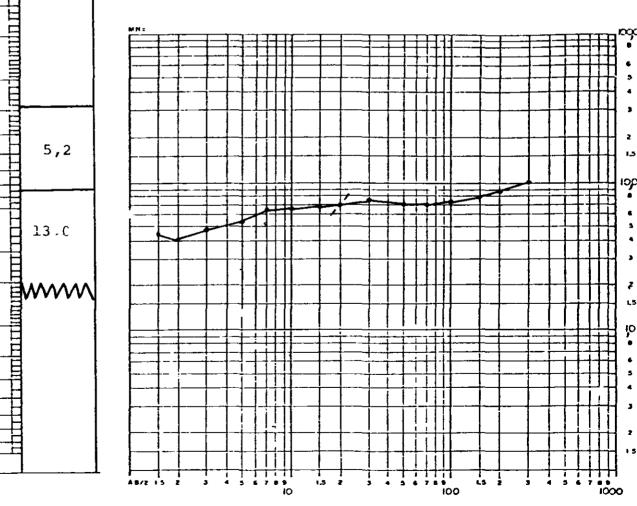


PFOFUND DADE (m)) -	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (en phinim)
1		4,0
3		10,0
5		6,37

DATA 12 /03 / 86

AZIMUTE N - S

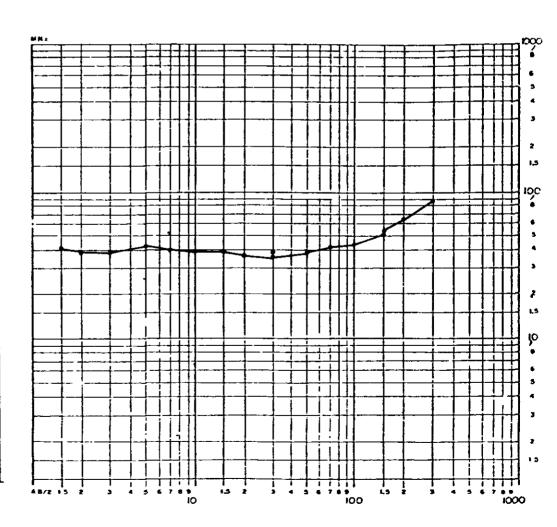
LUCAÇÃO LB39-36D



DAI	FUNDI- DE m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em plim m)
	· - E	3,3
,	.,	
	5 -	4,25
	2 2 5 5 5 6	2,99

22,4

DATA 12 / 03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃO LB39-28D

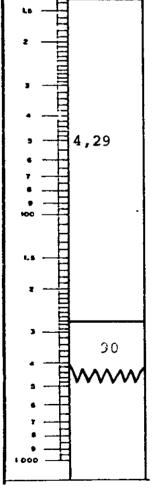


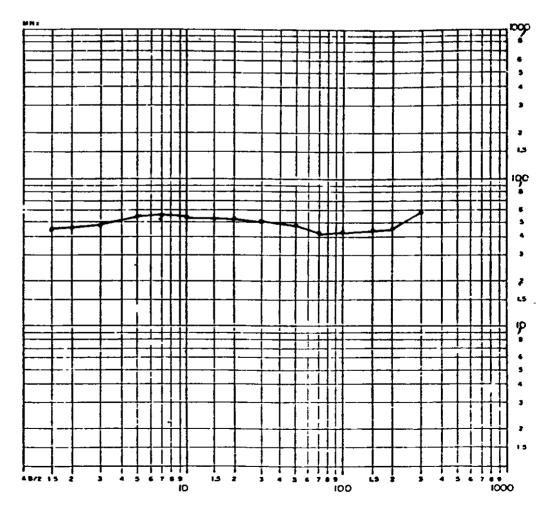
PEOFUN DADE (m)	DI-	COLUNA GEDELETRICA- RESISTIVIDADE (en ohmm)
1		4,4
2 3 5 5 9		6,6
10 -	•	

DATA 12 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB39-20D



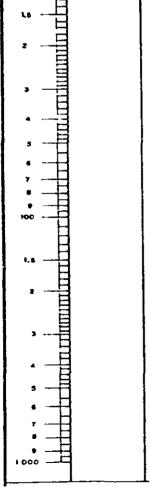


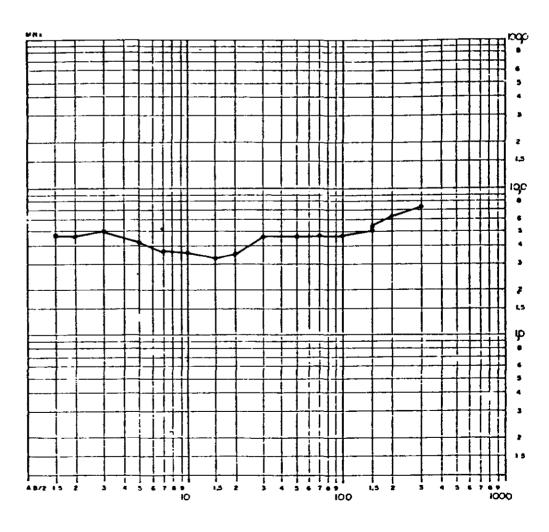
PPOFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA RESISTIVIDADE (en plur m)
, –	
15	
ī	
3	
• —	
• —	
7 —	

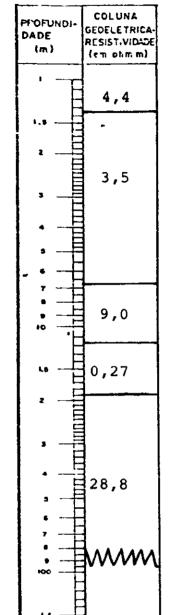
DATA 12 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB39-12D

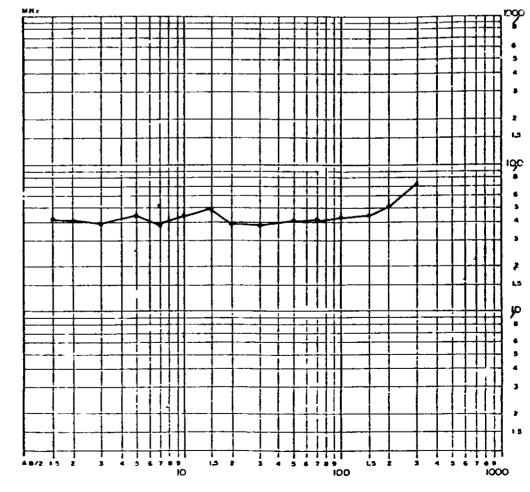






1 000

DATA 12 /03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃO LB44-12D

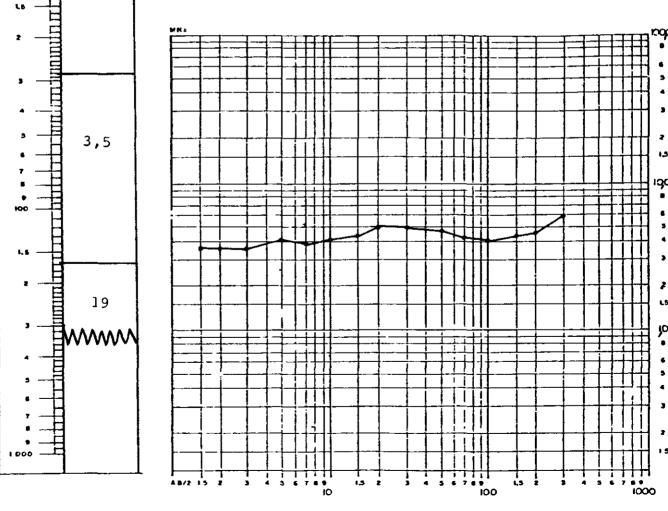


PFOFUI DADE (m)	-וסא	COLUNA GEOELE TRICA- RESISTIVIDADE (em ohim m)
		2,9
3		
3		
7 • •		5,8
LB		
2		

DATA 13 / 03/86-

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB44-20D

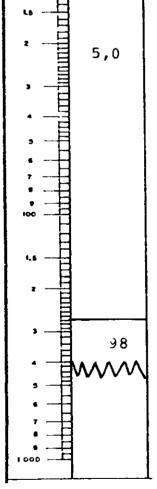


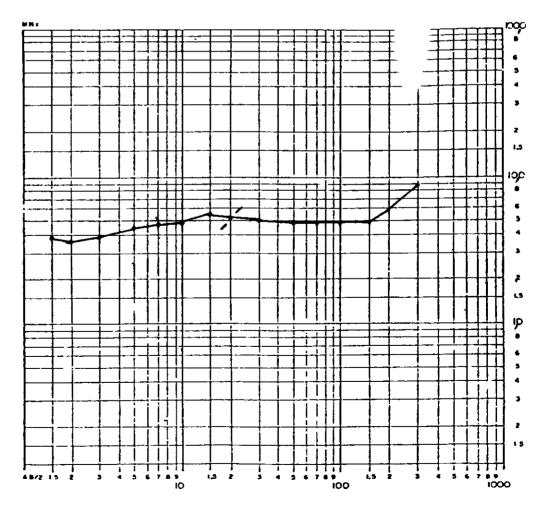
Profundi DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohmm)
· ¡	2,9
1 5 2 3 5	5,8
7 — 9 — 10 — 10 — 1	5,0

DATA 13 / 03 / 86

AZIMUTE 11 - S

LOCAÇÃO LB44-28D



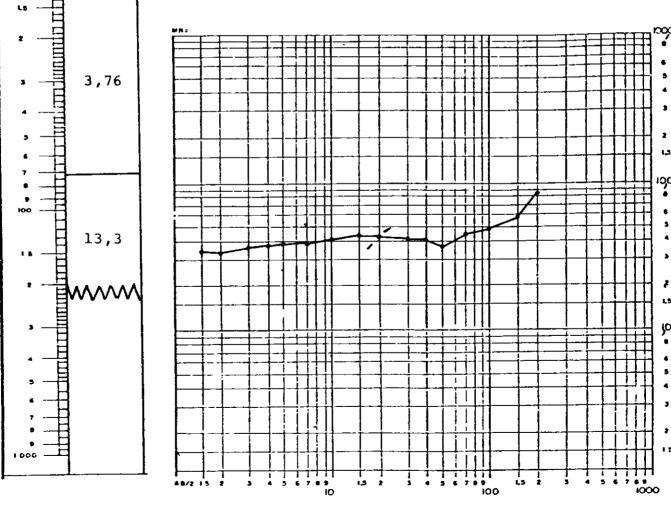


PFOFUNI DADE (m))I-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohmm)
1		2,5
3 3 5 8 10		5,0
L5		

DATA	13	/ 03	/86
DATA	-	/	′

AZIMUTE N - S

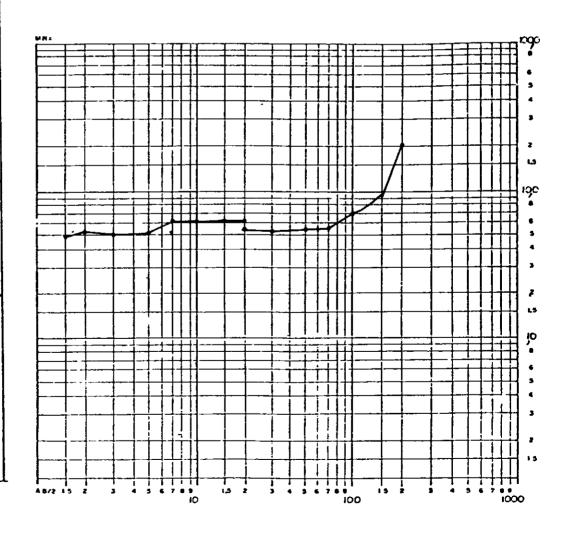
LOCAÇÃO LB44-36D



PEOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (et. olir m)
1 5	.3,7
	18,5
3	5,12
3	

72

DATA	13	/_	03	/ 86_

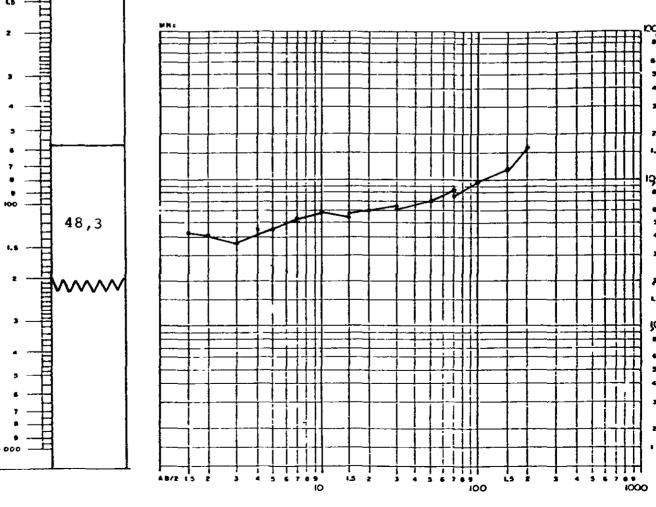


PEOFUNI DADE (m)	DI-	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVICADE (en ohmm)
l	E	4,8
	\perp	
2		2,4
٠ ـ		8,25
• -		
3	F	
- 6 ···		
• 10	<u> </u>	
L 5		6,75
2 –		

DATA 13 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO POÇO Catavento

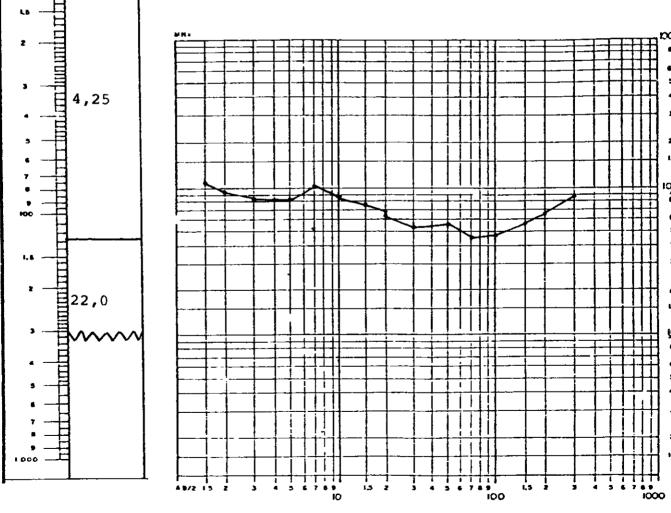


PFOFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESIST.VICADE (em ohmm)
	10,5
1.6	•
s	8,4
5 — 5 —	
•	
₹B	
z	

DATA 13 / 03 / 86

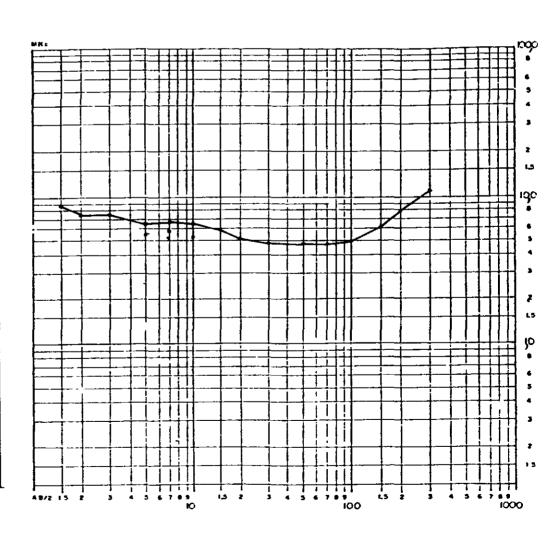
AZIMUTE N-S

LOCAÇÃO LB49-28D



PPOFUNDI DADE (m)	•	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (en plur m)
1.5		105
3 — 7 — 8 — 10 — 15 —		4,2
,		5,5
• • • •		68

DATA	
AZIMUTE N - S	
LOCAÇÃO LB49-20D	_



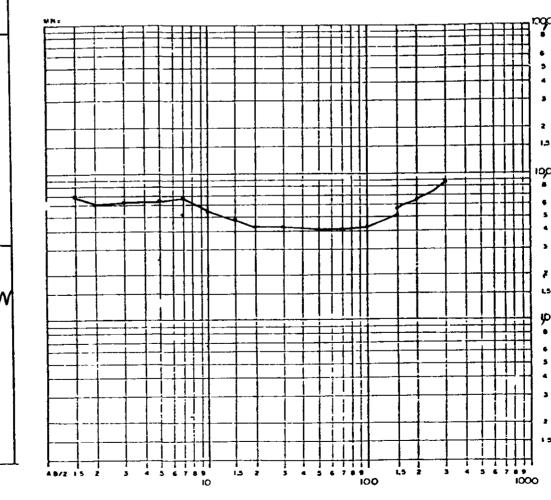
PFIC UNDI DADE (m)	COLUNA GEOELE TRICA- RESISTIVIDADE (em ohim m) 5,5
3	6,9
5 — 6 — 7 — 10 — 10 — 10 — 12 — 12 — 12 — 12 — 12	3, 4 5
3	4,75

46

DATA 14 / 03/ 86

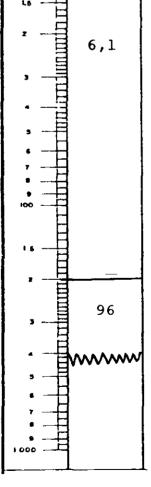
AZIMUTE N - S

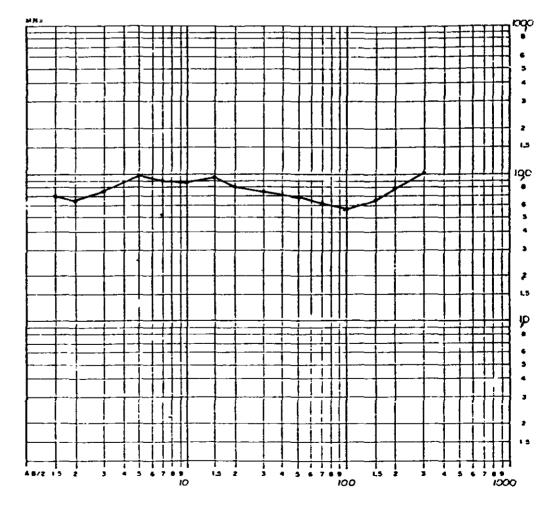
LOCAÇÃO LB49-12D



PROFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESIST.VIDADE (em ohm m)
15	5,6
2	19,6
10	
3	6,1

DATA	14	/ 03	/86
DATA		/	<u></u>





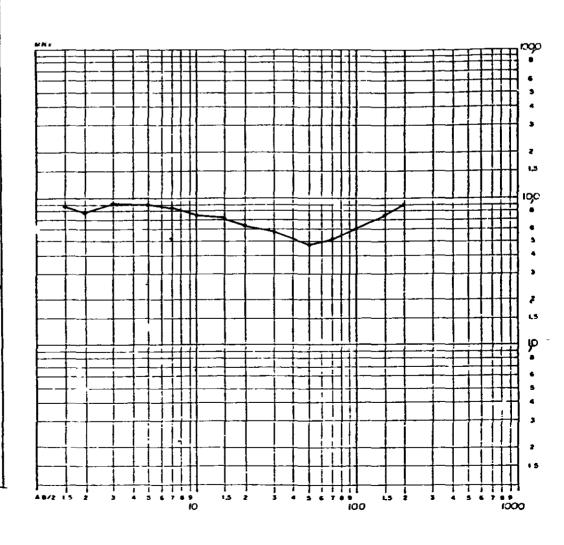
PROFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohmim)
' - <u>E</u>	6,4
3	- 16
	4,8

17,5

DATA 14 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB54-12D

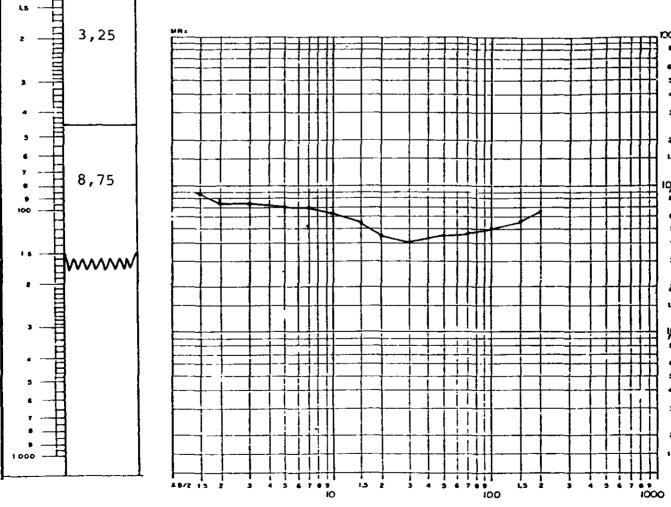


PROFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESIST-VICADE (em obrim)
·	8,3
13	
3	6,64
3	
. • -	
10	
2 —	3,25

DATA 14 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB54-20D

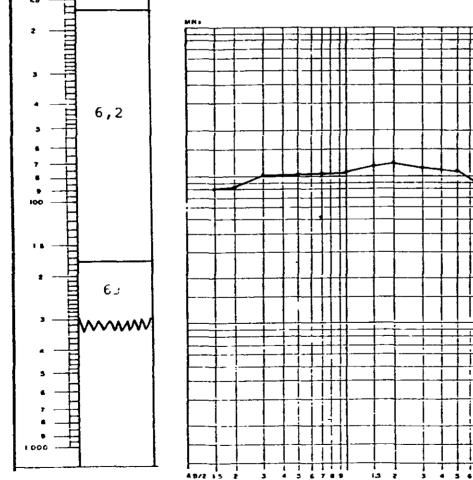


PFOFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohm m)
1	8,9
• — • — • —	31,15
2 3 4 5	4.2 6,2

DATA 14 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

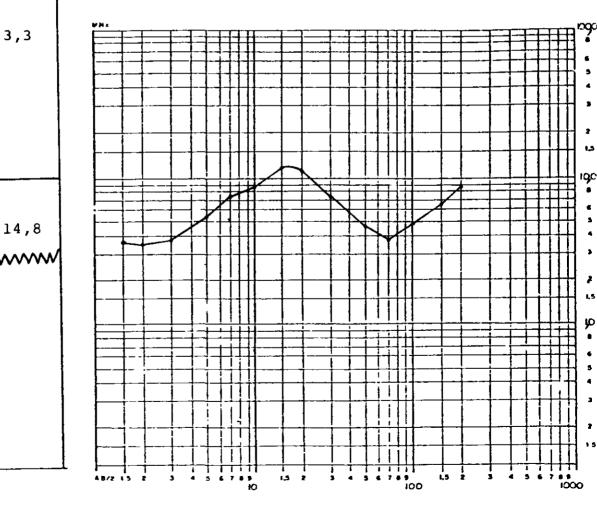
LOCAÇÃO LB59-4E



PFOFUNDI DADE (m)	•	COLUMA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em ohir m)
1		4,1
·		28,7
0 10 16		3,3

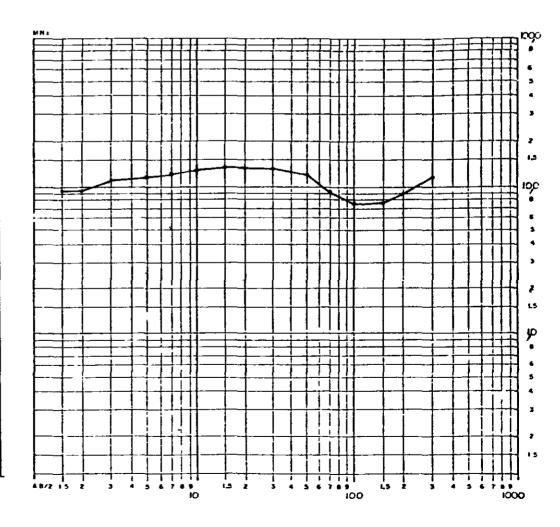
DATA	14 /	03 /	86
AZIMUTE	<u>N -</u>	_s	

LOCAÇÃO LB59-4D



PEOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELE TRICA- RES'ST.V.DADE (em olim m)
15	10,5
	15,75
	3,1
100	

DATA 15 / 03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃO LB59-20E

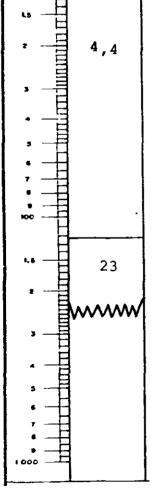


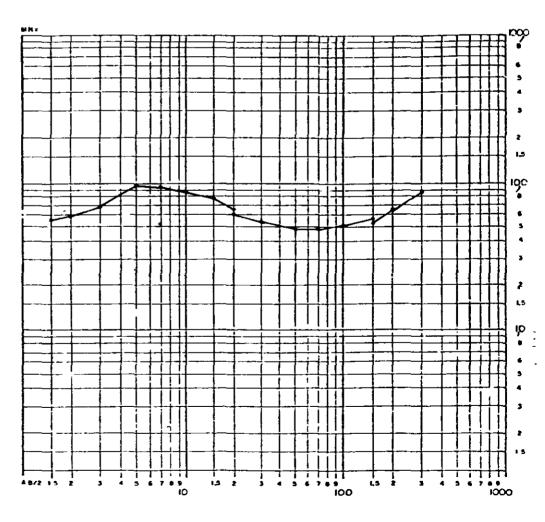
PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVICADE (em obur m)
	4,4
2	30,8
10	4,4

DATA	_15	/	03/	86
DAIM				

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB59-12E



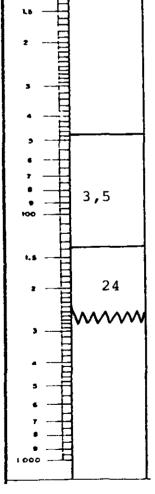


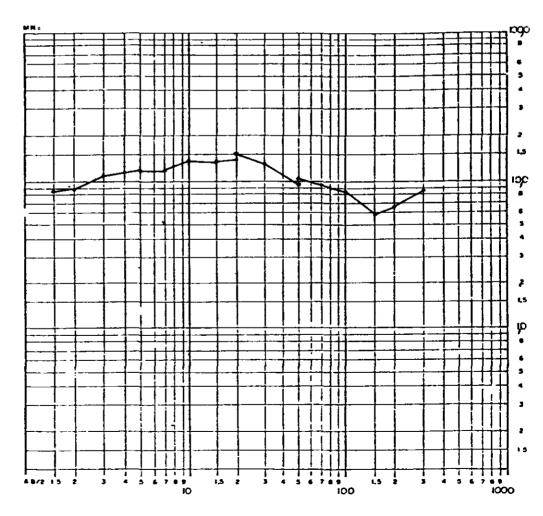
PFOFUND: DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RES'STIVIDADE (em olimim)
' -	8,1
1,5	
2	
3	
s	
	16,2
•	
u —	

DATA 15/03/86

AZIMUTE N - S

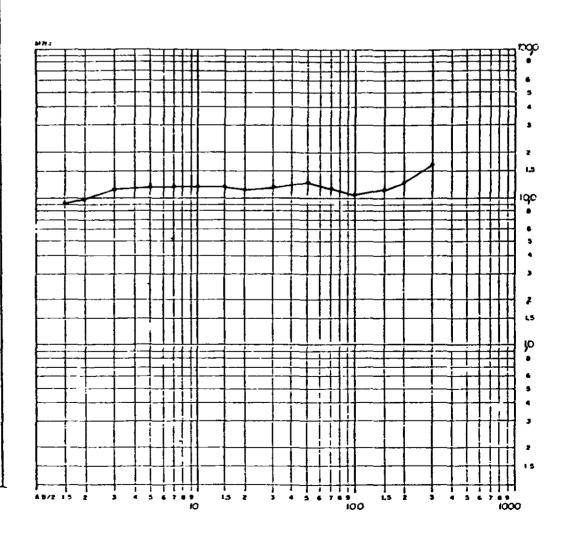
LOCAÇÃO LB54-5E





PECFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVICADE (em ohmm)
2	10,8
	13 , 5
,	4,17

DATA	15	/ 03	<u>/86</u>

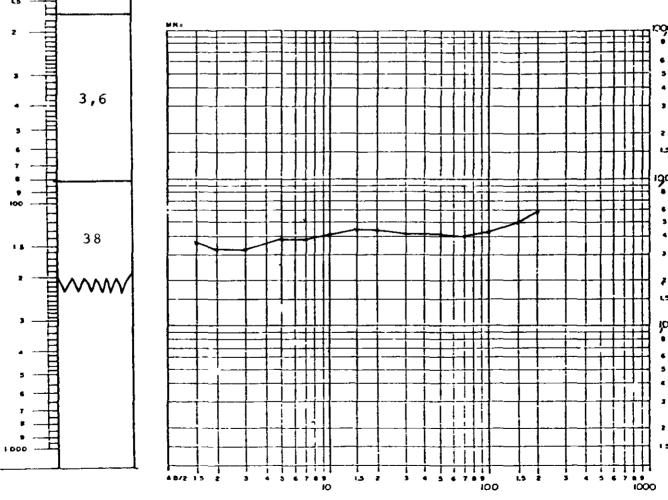


PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVICADE (en plumm)
) 5 —	2,5
5	5,0
3	3,6

DATA	15	/ 03	/ 86
UATA		'	. <i>^</i> ~ →

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB49-4E

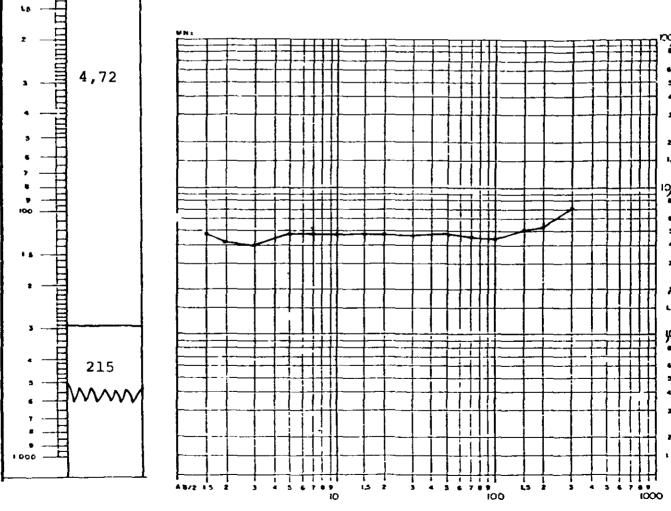


PROFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOFLETRICA- RCS'ST VICACE (em olimm)
1	.3,6
3	9,0
7	

DATA 15 / 03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB49-12E

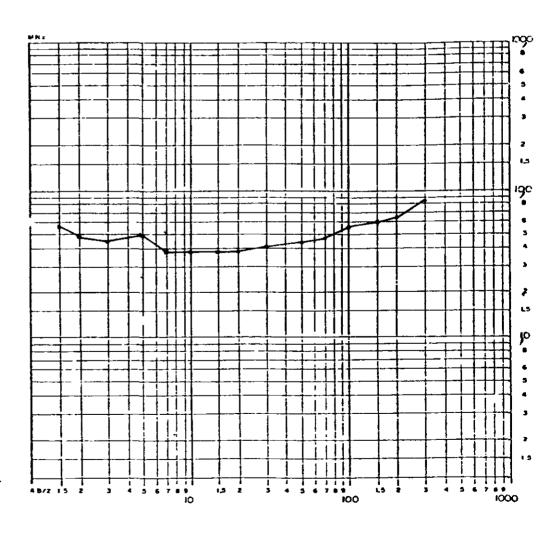


PI'OFU	-ויפו	COLUNA
DADE	101-	GEOELE TRICA-
(m)		RESISTIVIDADE
		(em ohirim)
15.		3,6
2 - 3 -		7,2
3 - 6 - 7 - 8 - 9 - 10 - 10 - 10 - 10 - 10 - 10 - 10		1,06
3 4 5 6 7 8 9 1000		7,75

DATA	15 /	03/86
DAIA		·'-

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB44-12E

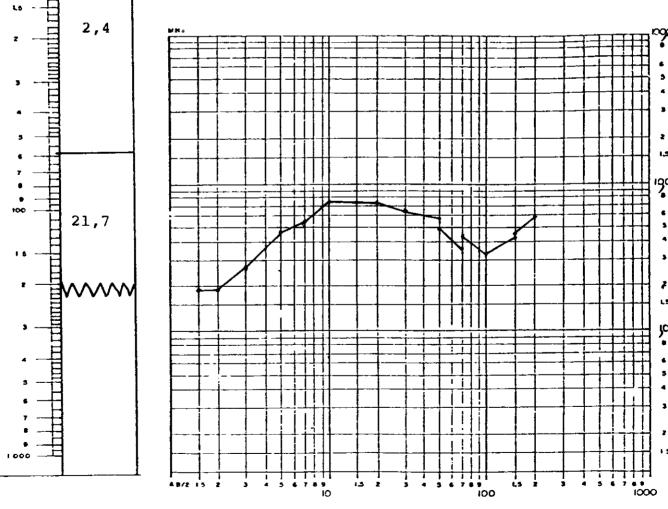


Pf.CTUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELE TRICA- RESISTIVIDADE (em otimm)
1 -	.1,8
3	72,0
7	

DATA 16 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

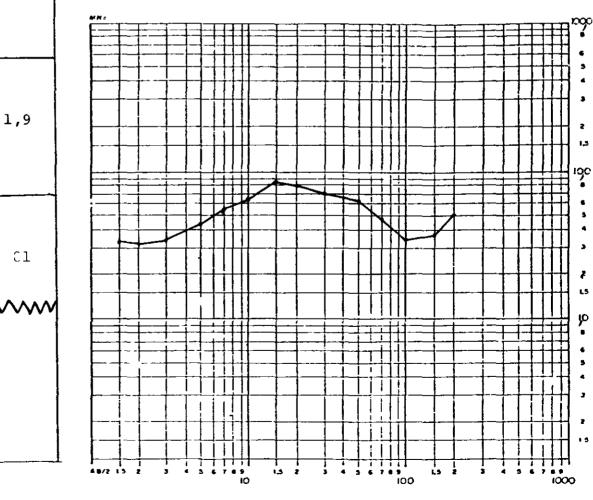
LOCAÇÃO LB49-4D



PI CFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em olim m)
10	3,0
5	10,5
3	

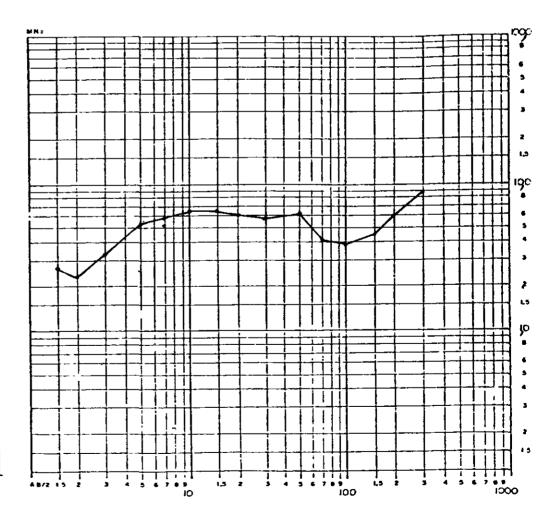
1000

DATA 16 / 03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃOLB44-4D



PI'OFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETNICA- RESISTIVICADE (em olimm)
' -Ţ	2,35
15	
3 <u> </u>	8,22
7	
LB —	3,55
	8,1
• —	2, 52
15	60,0

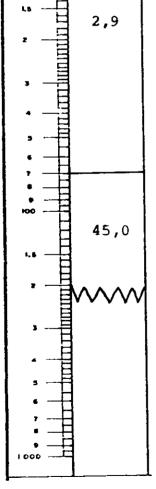
DATA16 / .03 / 86_	
AZIMUTE N - S	_
LOCAÇÃO LB44-4E	

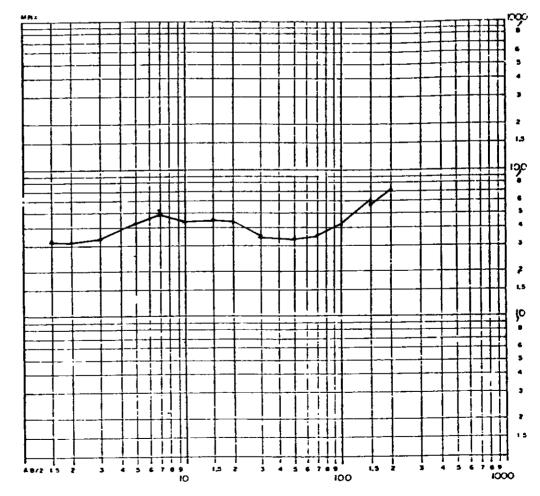


PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEDELE TRICA- RES'ST.V.DADE (em. phin m)
1 j	1,65
3	8,25

DATA 16 / 03 / 86

LOCAÇÃO LB39-4E



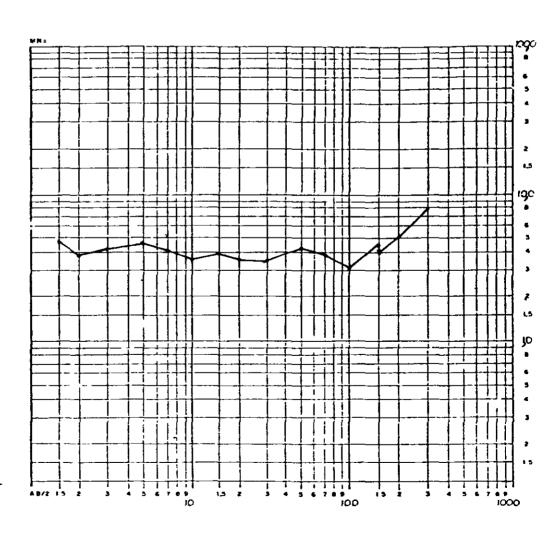


PFOFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOFLE TRICA- RESISTIVIDADE (em olimm)
,	3,2
1 5	6,4
* * *	2,45
• -	10,5
2	3,84

1,2

72

DATA17 / 03 / 86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃOLB39-4D

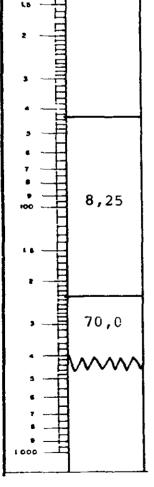


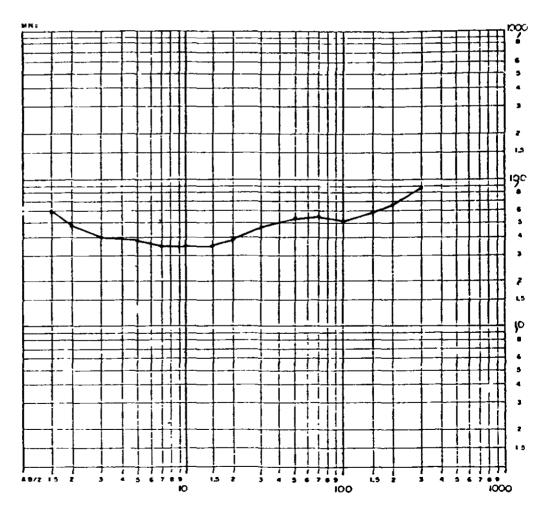
3,25	PPOFUNDI DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em plim m)
3,25	·	6,5
i 🗀	3	3,25

DATA 17 / 03 /86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB35-4D





Profundidade (m) COLUNA GEOFLETRICA-RCS'ST.V.DADE (em ol. 11 m)

4,2

1,26

5,5

4,2

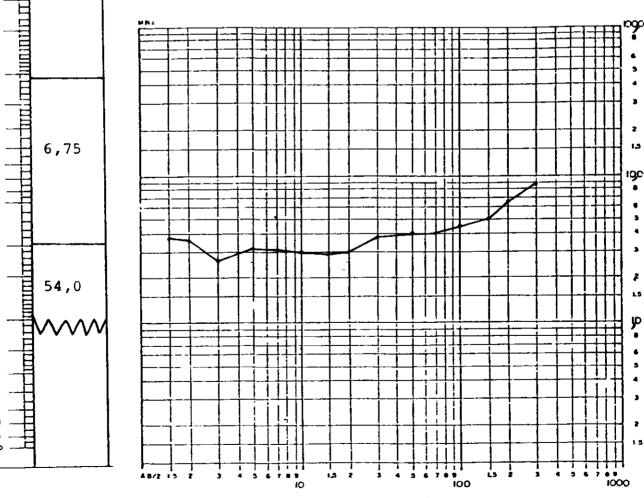
1,26

2,68

DATA 17 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB35-4E

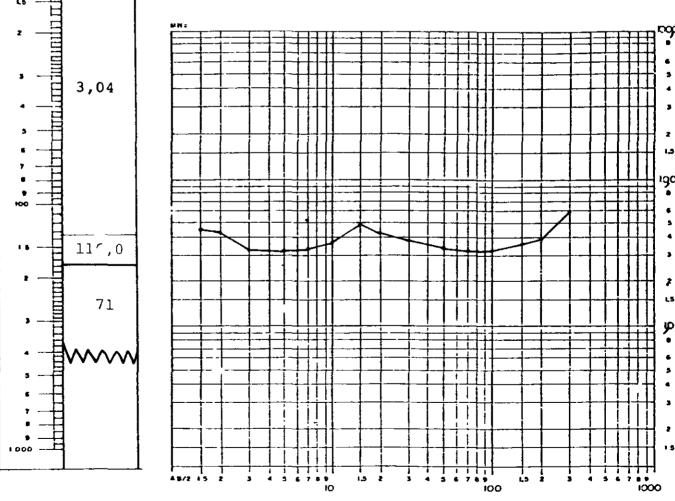


PPOFU DADE (m)	_	COLUNA GEOELETRICA RESISTIVIDADE (em ohm m)
1 5		_6,0
3 4 5		18,2
7		
10		
L5 2		

DATA 17 / 03 / 86

AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB31-4E

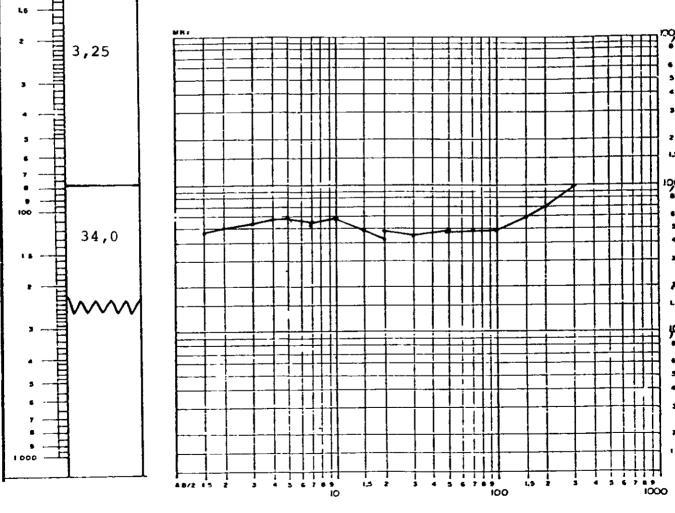


PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESISTIVIDADE (em phimim)
(5,0
3	6,25
10	

DATA 17 / 03 / 86

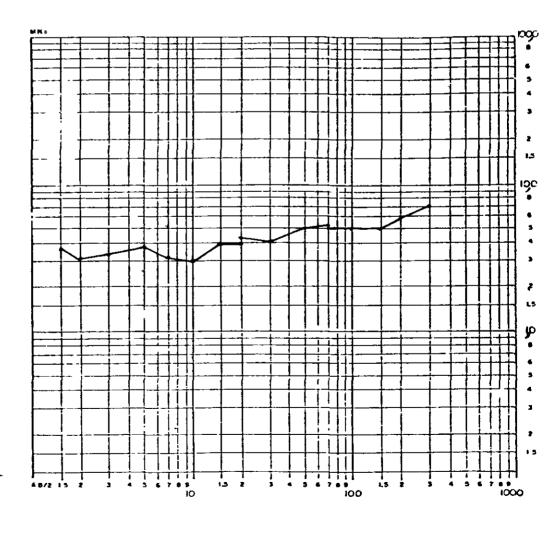
AZIMUTE N - S

LOCAÇÃO LB31-4D



PPOFUND DADE (m)	1-	COLUNA GEOELETRICA RESISTIVIDADE (em ofimm)
1	TITL	3,0
1.5 2 3		4,5
5		1,2
7 8 10 16		11,25
3		4,8
t.6	411111111111	- 30

DATA 17 / 03 /86
AZIMUTE N - S
LOCAÇÃO LB27-4D



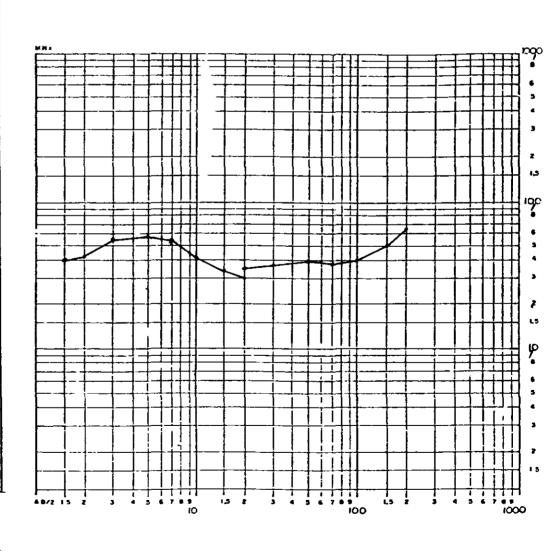
PFOFUNDI- DADE (m)	COLUNA GEOELETRICA- RESIST.VIDADE (cm ohmm)
' -E	3,0
19	15,0
3 7 9 10 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	2,56

26,5

DATA 17 / 03 /86

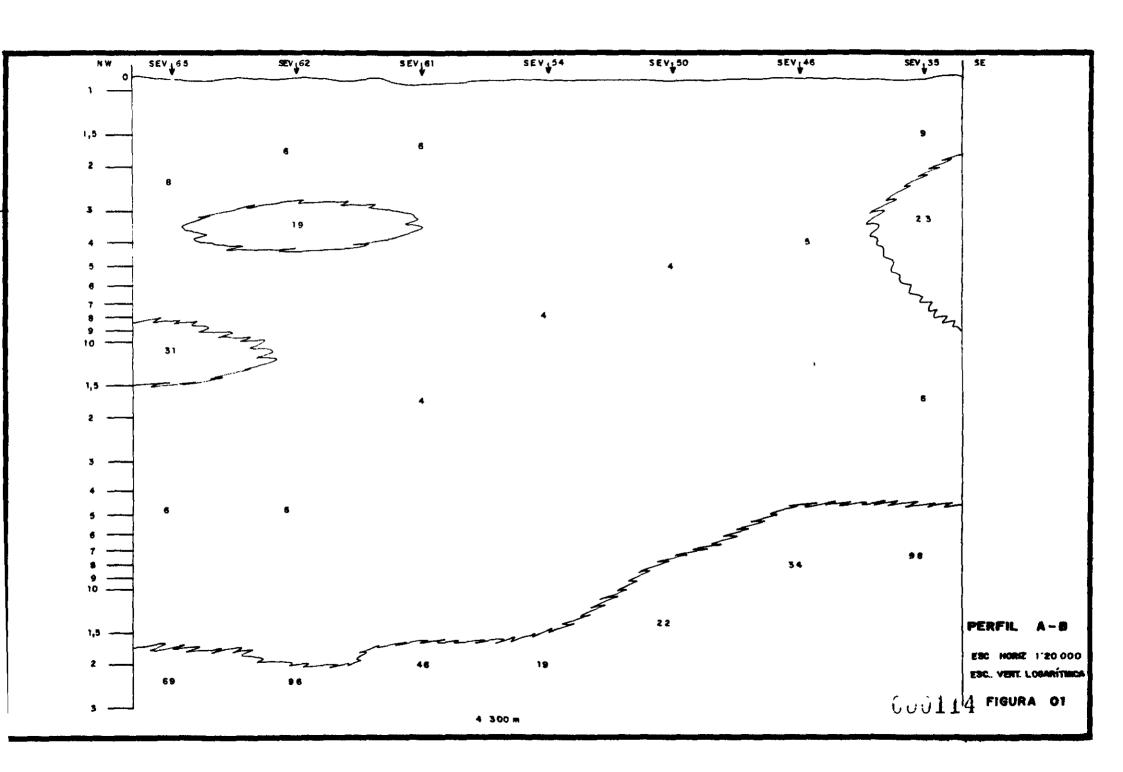
AZIMUTE N - S

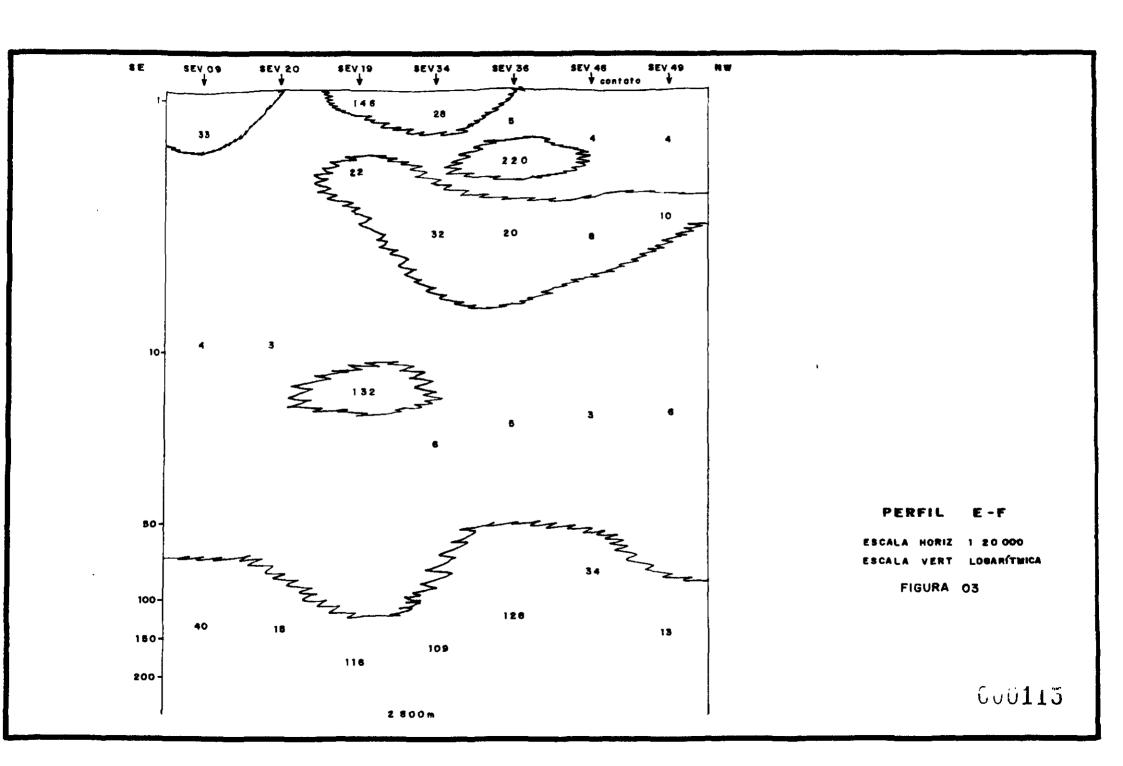
LOCAÇÃO LB27-4E

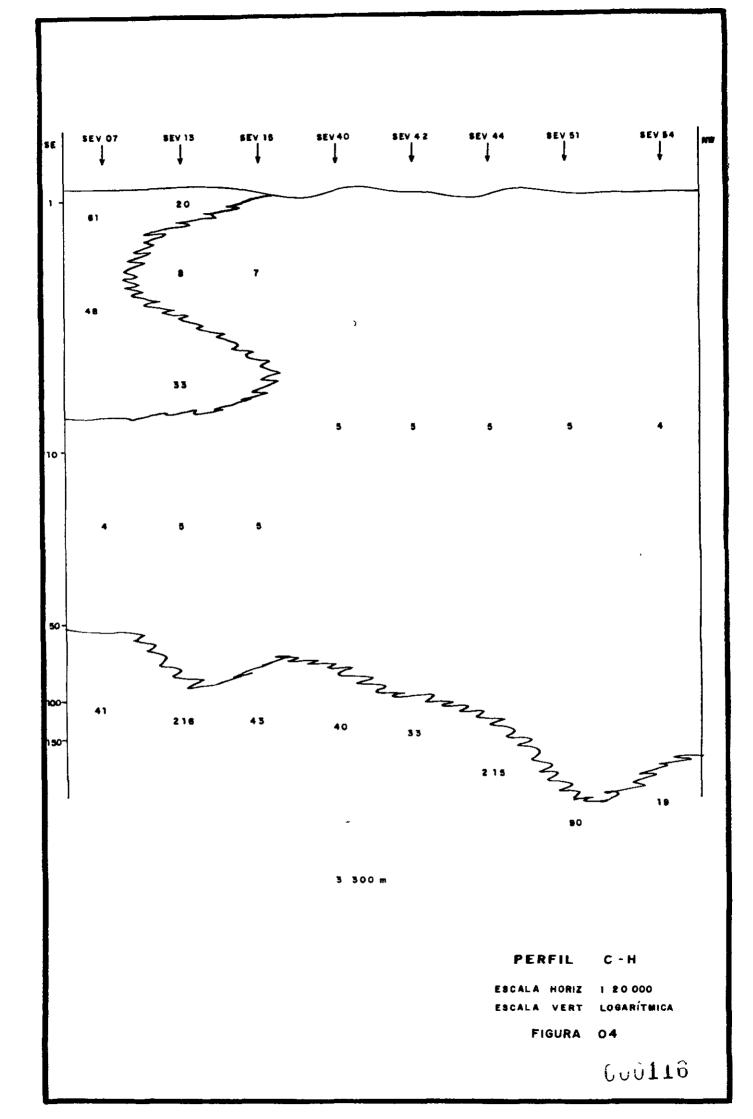


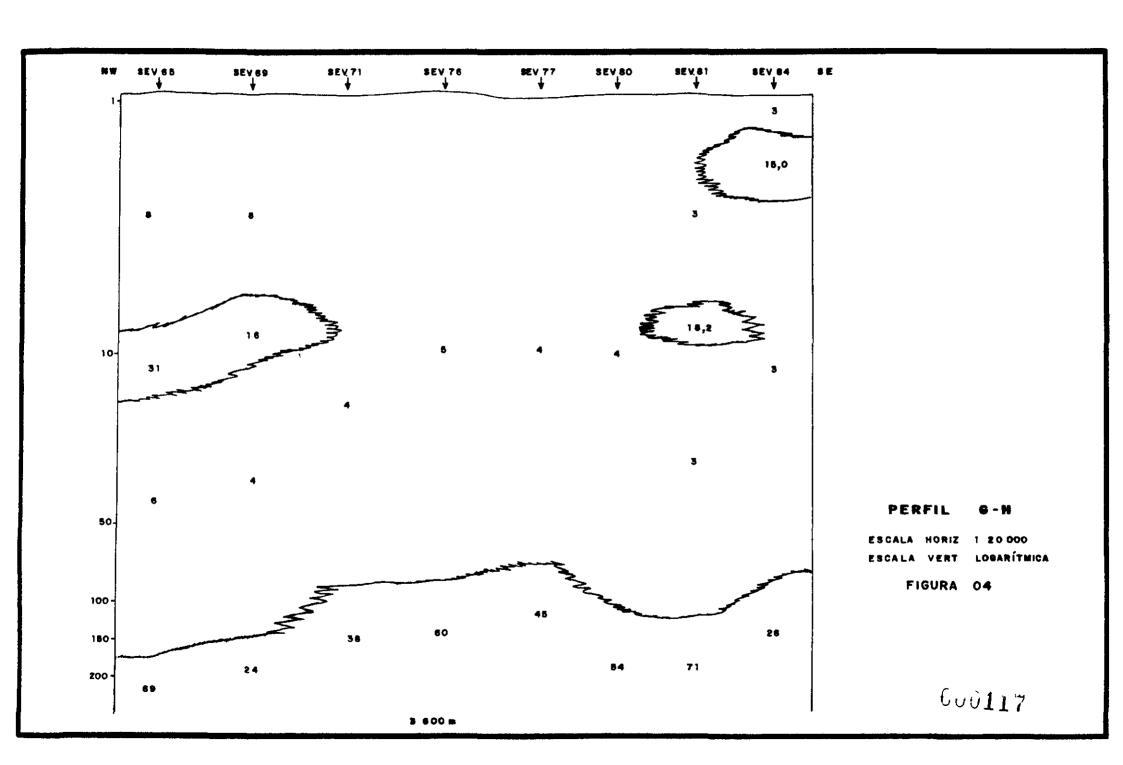
ANEXO 03

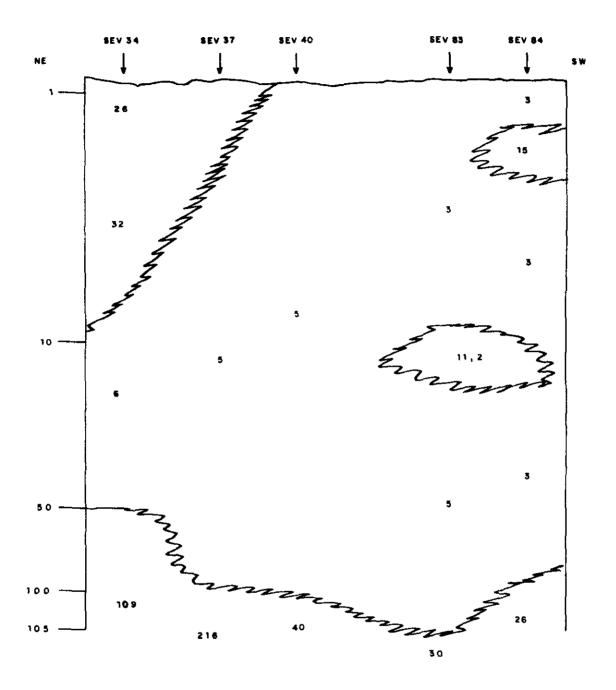
PERFIS GEOELÉTRICOS











2 500 m

PERFIL I-J

ESCALA HORIZ I 20 000 ESCALA VERT LOGARÍTMICA

FIGURA 04