

NGU-rapport 91.218

Undersøkelse av forurensset
grunn/grunnvann på Trandum.
Georadarmålinger.

Rapport nr. 91.218	ISSN 0800-3416	Åpen/Fastslagstid
Tittel: Undersøkelse av forurensset grunn/grunnvann på Trandum. Georadarmålinger		
Forfatter:	Oppdragsgiver:	
Eirik Mauring og Jan S. Rønning	Forsvarets bygningstjeneste	
Fylke:	Kommune:	
Akershus	Ullensaker	
Kartbladnavn (M. 1:250 000)	Kartbladnr. og -navn (M. 1:50 000)	
Hamar	1915 II Ullensaker	
Forekomstens navn og koordinater:	Sidetal: 21	Pris: kr. 60,-
Trandum 6180 66770	Kartbilag: 3	
Feltarbeid utført:	Rapportdato:	Prosjektnr.: Seksjonssjef:
Mai -91	02.09.1991	63.2563.03 <i>Jens S. Rønning</i>
Sammendrag:		
<p>Som et ledd i undersøkelsene av forurensset grunn ved Trandum har NGU utført målinger med georadar. Hensikten med dette var å se om det kunne påvises lagdeling i den tørre del av avsetningen som kunne være ledehorisont/barriere ved eventuell spredning av forurensning.</p> <p>I store deler av området er det kartlagt en nær horisontal reflektor på 5-10 meters dyp, og under denne er det stedvis påvist skråsjiktning. Dette indikerer en klassisk deltautbygning med 'topset' og 'foreset'. Lengst nord i leirområdet faller skråsjiktene mot vest, mens de i den sørlige del av leiren faller mot nord. En reflektor på 10-20 meters dyp opptrer i deler av enkelte profiler og kan representere en grense mellom sand/grus og finsand/silt eller finstofflinser påvist ved borer. Ingen av de nevnte reflektorer er lateralt utholdende, og dette indikerer at en kun stedvis kan ha ledehorisonter/barrierer ved eventuell spredning av forurensning.</p>		
Emneord	Løsmasser	
Geofysikk	Forurensning	
Hydrogeologi	Elektromagnetisk måling	Fagrappport

INNHOLD

	Side
1. INNLEDNING	4
1.1 Formål med undersøkelsen	4
1.2 Tidligere undersøkelser i området	4
2. MÅLEMETODE OG UTFØRELSE	5
3. RESULTATER OG DISKUSJON	5
3.1 Hastighetsanalyse	5
3.2 Tolkning av georadaropptak	6
3.3 Diskusjon	7
4. KONKLUSJON	8
Referanser	9

Tekstbillag

1: Georadar - metodebeskrivelse

Databillag

1: Hastighetsanalyser

2: Eksempler på georadaropptak

Kartbillag

91.218-01: Oversiktskart

91.218-02: Utsnitt av refraksjonsselsmiske profiler målt 1971-1975

91.218-03: Tolkningkart, georadarprofiler

1. INNLEDNING

1.1 Formål med undersøkelsen

Som et ledd i undersøkelsene av forurensset grunn ved Trandum har NGU utført målinger med georadar. Hensikten med dette var å se om det kunne påvises lagdeling i den tørre del av avsetningen som kunne være ledehorisonter/barrilerer ved eventuell spredning av forurensning. Mest interessant i denne sammenheng var å studere forholdene rundt vaskeplass (se kartbillag - 01), men også området mellom deponiet og Transjøen.

1.2 Tidligere undersøkeler i området

Kvartærgeologiske undersøkelser viser at det i området opptrer sand- og grusdominert materiale avsatt i breelvdelta (Longva, 1987). Øvre deler av avsetningen ble bygd opp et godt stykke over datidens havnivå (sanduravsetning). I området opptrer flere dødisgropes. Øst for området finner vi iskontaktskråningen (vest for Transjøen).

I forbindelse med den Internasjonale Hydrologiske Dekade (1965-1974) ble det utført hydrologiske/hydrogeologiske undersøkelser i området rundt Trandum. To seismiske profiler ble målt nær området, og utdrag av disse er presentert i kartbillag -02 (Hillestad 1975). Resultater fra disse målingene viste ca. 30 m dyp til vannmøttet sone og 90 m til fjell. Grunnvannets dreneringsretning er mot Ø i retning Hersjøen (Jørgensen & Østmo 1990). Gjennomsnittlig oppholdstid er 30 år for grunnvannet i avsetningen.

Den 12/10-1990 oppstod det lekkasje i en tank med fyringsolje ved bygning 111 (se kartbillag 01). I den forbindelse ble NGU engasjert for å utføre undersøkelser for å klargjøre omfanget og utbredelsen av forurensningen (Storrø 1991). Undersøkelsene viste et dyp til grunnvann på ca. 31 m ved bygning 111. Boringer i samme område viste grusig middels til grov sand i veksling med relnere gruslag til 19 m dyp. Fra 19 m dyp til grunnvannsspeilet opptrådte finsand/siltig sand med enkelte tynne gruslag. Under grunnvannsspeilet dominerte siltig finsand.

Georadarmålinger med samme utstyr som det NGU benytter har gitt gode resultater i andre deler av Gardemo-avsetningen (Sigurdsson 1991). Tilsvarende målinger med en annen utstyrshenset inne i Trandum leir har imidlertid ikke gitt overbevisende resultater (Pedersen & Ingebretsen 1990). Det var allikevel av interesse å prøve georadar, da de geologiske marginene som skiller vellykkede resultater fra ikke vellykkede er små.

2. MÅLEMETODE OG UTFØRELSE

En generell beskrivelse av georadarmålinger og teoretiske prinsipper er vedlagt (tekstbilag 1). Georadaren som ble benyttet var av typen pulseEKKO IV (Sensors & Software Inc.). Antennenes senterfrekvens var på 50 MHz. Samplingsintervallet var 0.8 ns. I alt ble det målt 18 profiler. Profillengde, opptakstid, og antall stacks per trase framgår av tabell 1. I tillegg ble det målt 4 opptak for hastighetsanalyse (CMP-opptak, 'common mid-point'). Målingene ble utført av Torleif Lauritsen og Jan Stelnar Rønning i løpet av 4 dager.

<u>Profilnr.</u>	<u>Lengde (m)</u>	<u>Oppnakstid (ns)</u>	<u>Stacks</u>
1	700	1024	32
2	490	512	64
3	330	512	64
4	350	512	64
5	230	512	64
6	220	512	64
7	400	512	256
8	115	512	128
9	100	512	128
10	290	512	128
11	130	512	128
12	440	512	128
13	290	512	128
20	280	512	128
21	100	512	128
22	140	512	128
23	30	512	128
24	170	512	128

Tabell 1: Oversikt over profiler og opptaksparametre.

3. RESULTATER OG DISKUSJON

3.1 Hastighetsanalyse

Lokaliseringen av opptak for hastighetsanalyser framgår av kartbilag -01. CMP1 og CMP2 ga ikke gode nok data for hastighetsanalyse. Ved CMP3 og CMP4 var datakvaliteten god, og disse ga entydig bestemmelse av gjennomsnittlig hastighet til ulike reflektorer (databilag 1). I tillegg til ordinær hastighetsanalyse kan en også identifisere en direkte bølge i bakken mellom sender og mottaker. Tabell 2 gir en oversikt over beregnede hastigheter. Alle disse representerer den tørre del av avsetningen.

Hastigheter (m/ns)

	<i>Direkte</i>	<i>Ned til reflektor 1</i>	<i>Ned til reflektor 2</i>
CMP3	0.11	0.11	
CMP4	0.11	0.12	0.12

Tabell 2: Hastighetsanalyser basert på direkte bølger og reflekterte bølger.

Hastigheter i området 0.11-0.12 m/ns er i overensstemmelse med tidligere erfaringer fra Gardermo-avsetningen (Tønnesen 1988, Sigurdsson 1991). På grunn av at CMP4 er mest representativ for de fleste målte profilene er hastigheten 0.12 m/ns benyttet ved opptegning av dybdeskala.

3.2 Tolkning av georadaropptak

Eksempler på georadaropptak er vist i databilag 2. Opptegning av reflektorer i georadaropptakene er presentert i kartbilag -03. Kartgrunnlag i målestokk 1:1000 og 1:5000 er benyttet ved opptegning av henholdsvis profil 1-13 og 20-24.

Databilag 2.1 viser profil 1 mellom posisjon 478 og 558. Mulig diffraktert energi fra teknisk anlegg opptrer som parabel med toppunkt ved 516. En tydelig reflektor opptrer på 4-5 m dyp mellom 478 og 490 og mellom 530 og 558. En svakere reflektor opptrer på ca. 13 m dyp ved 478 og går mot dypet langs profilretningen til et dyp på ca. 20 m ved 550. Horisontale hendelser etter 350 ns er støy.

Databilag 2.2 viser profil 4 mellom posisjon 60 og 140. I områdene 65 til 77 og 98 til 135 er penetrasjonen vesentlig redusert, trolig på grunn av armering i betongunderlaget som her finnes. En markert reflektor vises på ca. 5 m dyp mellom posisjon 75 og 95.

Databilag 2.3 viser et utsnitt av profil 4 (179-259). Skråsjiktning vises tydelig mellom 200 og 250 fra 7-8 m dyp. En reflektor (nest markert mellom 179 og 220) ser ut til å utgjøre øvre begrensning av skråsjiktningen.

I databilag 2.4 vises grunnvannsoverflaten i et utsnitt av profil 5 ned mot Transjøen (posisjon 99-179). Antatt grunnvannsoverflate er markert med piler. Stedvis ses en svak og lite sammenhengende reflektor på ca. 5 m dyp.

Databilag 2.5 viser et utsnitt av profil 6 (221-300). Opptaket viser mye støy, og penetrasjonen er variabel. Reflektor på 5-10 m er synlig i store deler av opptaket. Utydelig og svakt hellende skråsjiktning kan observeres mellom 250 og 270.

To markerte reflektorer opptrer i databilag 2.6 (profil 12, 244-324). Den grunneste ligger på ca. 5 m dyp og er nærliggende gjennom hele profilet. Den andre markerte reflektoren ligger på ca. 10 m dyp ved posisjon 244 og heller mot dypet til 14 m ved 324. Opptaket viser andre reflektorer, men disse er mindre markerte og lite utholdende. Signalstyrken er variabel, og opptaket inneholder mye støy.

Databilag 2.7 viser profil 20 mellom posisjon 109 og 189. Opptaket er av jevn og god kvalitet og viser flere, men lite utholdende reflektorer. Den eneste gjennomgående reflektoren ligger i gjennomsnitt på 7-8 m dyp, men går lokalt opp mot overflaten (ca. 3 m dyp) ved posisjon 135. Energi på ca. 380 ns antas å representer støy.

Utsnitt av profil 22 mellom posisjon -5 og 75 er vist i databilag 2.8. En markert, men usammenhengende reflektor opptrer på 10-16 m dyp. Lokalt opptrer flere tydelige reflektorer, der den mest markerte er mellom posisjon 27 og 48 på 5-6 m dyp, og mellom 10 og 25 på 9-12 m dyp.

3.3 Diskusjon

Penetrasjonsdypet for georadarmålingene på Trandum varierer fra ca. 10 til opp mot 30 meter. Sett i forhold til tidligere erfaringer må dette betraktes som akseptabelt penetrasjonsdyp. Målingene har imidlertid gift lite informasjon om grunnvannsspeil og materiale under dette (ses allikevel i P5, P11 og P13). Ved den aktuelle problemstilling, hvor en var interessert i å kartlegge lag som kunne være ledehorisonter/barrierer for spredning av forurensning, er dette en klar ulempe. Det store dyp til grunnvannsspeil (ca. 30 m) får ta en del av skylden for manglende informasjon.

Georadaropptakene viser få tydelige reflektorer, og de som opptrer er lateralt lite utholdende. Dette indikerer en kompleks geologi, noe som bekreftes fra observasjoner i massetak ved søppeldeponi. Her ses linser av meget grovt materiale i en grunmasse av sand/grus. Denne type avsetning kan bidra til redusert penetrasjon ved at en del av energien diffrakteres i stedet for å bli reflektert, og kan samtidig være årsak til støy i opptakene. Tilstedeværelsen av tekniske installasjoner vil også bidra til støy i opptakene. I databilag 2.1 og 2.2 gis eksempler på hvordan tekniske anlegg kan gi diffraksjon og absorpsjon av energi.

De ulike reflektorene representerer trolig veksling i kornstørrelse, hvor horisonter med finkornig materiale er i stand til å holde på større vanninnhold. Georadar kan ideelt sett påvise lag ned til få desimeters mektighet (avhengig av antennefrekvens), og disse blir ikke alltid registrert ved sonderboringer. Eventuelle uoverensstemmelser mellom tolkning av georadarmålinger og resultater fra boringer kan derfor skyldes metodens opplosningsevne.

I nærliggende eksempler på opptak kan ses en horisontal reflektor på et dyp i området 5-10 meter. Under dette er det i noen tilfeller indikert skråsjiktning (P2, P4, P12, P13, P20, P22 og P24). Dette indikerer en klassisk deltautbygning med 'topset' og underliggende 'foreset'. Fallretningen på skråsjiktningen varierer. Lengst mot nord faller skråsjiktene tilsynelatende mot vest (P2, P4 og

P13). Profilene 20, 22 og 24 indikerer klart fall mot nord. Ved spyleplass (P4) faller skråsjiktene mot vest. Lokalt kan dette være gunstig med henblikk på kanalisering av eventuell forurensning vekk fra grunnvannskilden for Trandum leir. Fallretningen på skråsjiktene lengst i sør synes å gå i motsatt retning av hva en skulle forvente ut fra den regionale avsetningsretningen. Dette kan enten skyldes at en lokalt har hatt dreining i avsetningsretning eller at massene er spyttet ut oppover i front av isen.

Boringer ved bygning 111 påviste en overgang til mer finkornet materiale (finsand/silt) på ca. 19 m dyp. Mange georadaropptak viser reflektorer på ca. 10-20 m dyp (P1, P2, P3, P4, P7, P9, P10, P12, P13, P22, P24) som muligens kan representere overgang mellom disse materialtypene. De kan også representere tynne finstofflinser påvist ved boringer (A. Misund, pers. medd.). Ved boringer er det vist at grunnvannsspeilet ligger dypere enn denne grensen, og den kontrollerer ikke grunnvannsnivået.

4. KONKLUSJON

Det er utført georadarmålinger innenfor Trandum leir for å se om det kunne påvises lagdeling som kunne være ledehorisonter/barrierer for eventuell spredning av forurensning. I alt er det profilert ca. 4.8 km. Penetrasjonsdypet varierte mellom 10 og 30 meter.

I store deler av området er det kartlagt en nær horizontal reflektor på 5-10 meters dyp, og under denne er det stedvis påvist skråsjiktning. Dette indikerer en klassisk deltautbygning med 'topset' og 'foreset'. Lengst nord i leirområdet faller skråsjiktene mot vest, mens de i den sørlige del av leiren faller mot nord. En reflektor på 10-20 meters dyp opptrer i deler av enkelte profiler og kan representere en grense mellom sand/grus og finsand/silt eller finstofflinser påvist ved boringer. Ingen av de nevnte reflektorer er lateralt utholdende, og dette indikerer at en kun stedvis kan ha ledehorisonter/barrierer ved eventuell spredning av forurensning.

Trondheim, 2/9-1991
NORGES GEOLOGISKE UNDERSØKELSE
Geofysisk avdeling

Eirik Mauring
Forsker

Jan S. Rønning
Forsker

Referanser

Hillestad, G. 1975: Seismiske målinger på Øvre Romerike i perioden 1967-1974 i forbindelse med den Internasjonale Hydrologiske Dekade (IHD). NGU-oppdrag 1310. (originaltolkninger i NGU's arkiv).

Jørgensen, P. & Østmo, S.R. 1990: Hydrogeology in the Romerike area, Southern Norway. Norges geologiske undersøkelse, bulletin 418, 19-26.

Longva, O. 1987: Ullensaker 1915 II. Beskrivelse til kvartaergeologisk kart M 1:50 000 (med fargeetrykt kart). Norges geologiske undersøkelse, Skrifter 76.

Pedersen, O.C. & Ingebretsen, E. 1990: Georadar-målinger på Trandum. Oljelekkasjefra nedgravd tank. Geomap oppdrag nr. 90248, rapport nr. 1.

Sigurdsson, T. 1991: Georadarmatningar inom Gardermoenavsatningen, Ullensaker kommun, Akershus. TS GEOKONSULT RAP 91301.

Storrø, G. 1991: Kartlegging av oljeforurenset grunn/grunnvann ved bygning 111, Trandum militærleir. NGU-rapport 91.155.

Tønnesen, J.F. 1990: Forsøksmålinger med georadar, Ullensaker kommune, Akershus. NGU-rapport 90.104.

GEORADAR - METODEBESKRIVELSE

Georadar er en elektromagnetisk målemetode som kan benyttes til undersøkelse av lagdeling og strukturer i grunnen. Med en spesiell antennen sendes elektromagnetiske bølgepulser ned i jorda. En del av bølgeenergien blir reflektert tilbake til overflaten når bølgepulsen treffer en grense som representerer en endring i mediets dielektriske egenskaper. Resten av energien vil fortsette nedover og det kan fås reflekterte signaler fra en rekke grenseflater. Refleksjonene kan registreres med en mottakerantenne på overflaten. De mottatte signaler overføres til en kontrollenhett for forsterkning (og digitalisering ved digital georadar). Signalene sendes derfra til skriver (ved analog georadar) eller PD (digital georadar). Fra en utskrift av et georadaropptak kan toveis gangtid (t_{2v}) til de forskjellige reflektorene avleses. For å bestemme virkelig dyp til en reflektor må bølgehastigheten (v) i overliggende medium være kjent eller kunne bestemmes.

Bølgehastigheten kan bestemmes ved CMP-målinger ('common mid-point'). Slike målinger utføres ved å flytte sender- og mottakerantenne skrittvis og like langt ut til hver side fra et fast midtpunkt og registrere for hver ny posisjon. Refleksjoner vil da ideelt sett komme fra samme punkt på en reflektor som er planparallel med overflaten. Når antennearvstanden øker, vil reflekterte bølger få lengre gangvei og økning i gangtid. Denne økning i gangtid kan det ved digitale opptak kompenseres for ved å utføre NMO-korreksjon ('normal move-out'). Størrelsen på korrekjonen er avhengig av antennearvstand, toveis gangtid og bølgehastighet i materialet over reflektoren. Et CMP-opptak korrigeres med forskjellige hastigheter, og den hastighet som etter NMO-korreksjon gir best amplitude etter summering av trasene, angir radarbølgehastigheten i mediet.

Etter at hastigheten er bestemt kan dypet (d) beregnes etter uttrykket:

$$d = \frac{vt_{2v}}{2}$$

I vakuum er bølgehastigheten lik lyshastigheten: $c = 3.0 \cdot 10^8$ m/s. I alle andre media gjelder følgende relasjon:

$$\epsilon_r = \left(\frac{c}{v}\right)^2$$

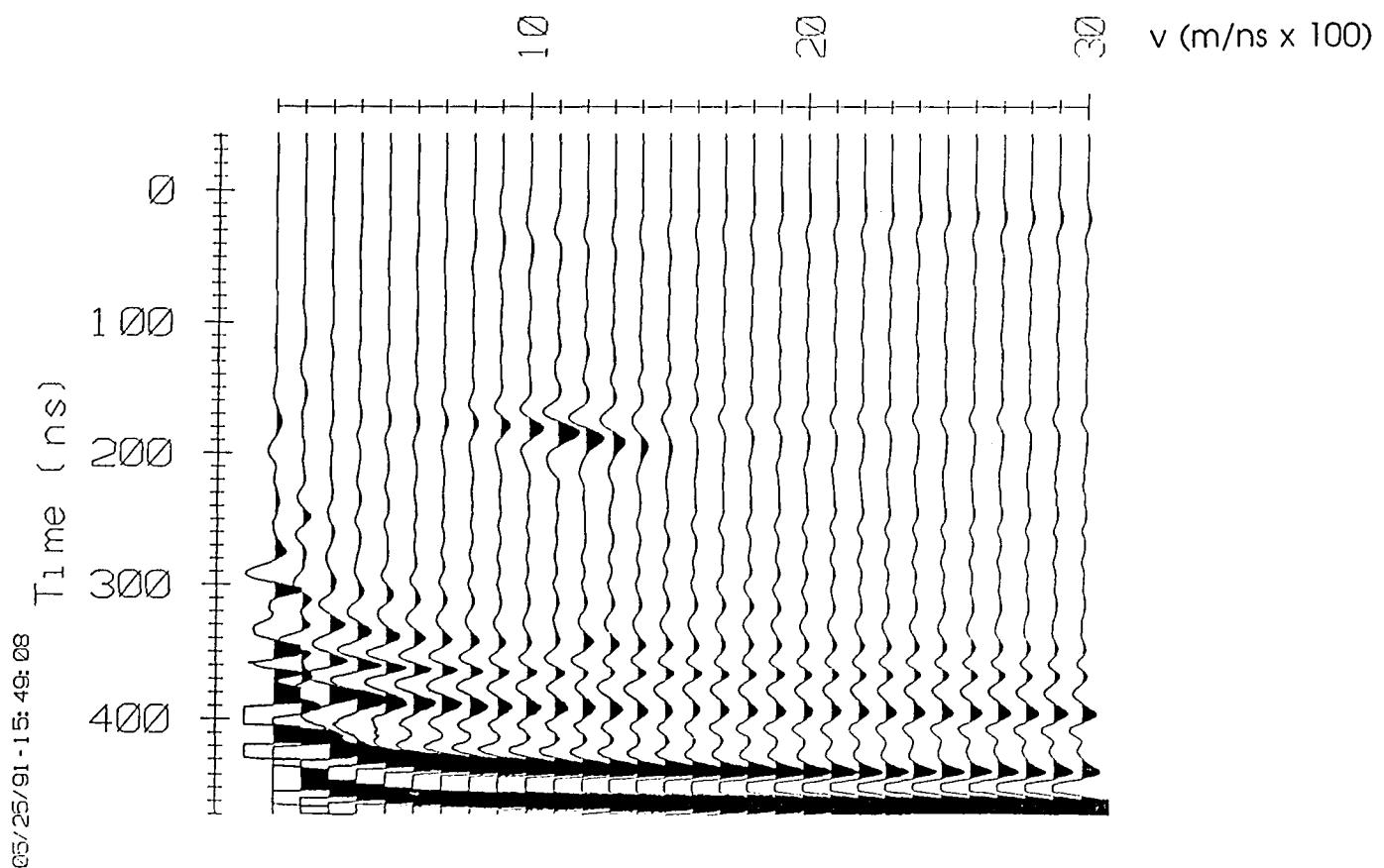
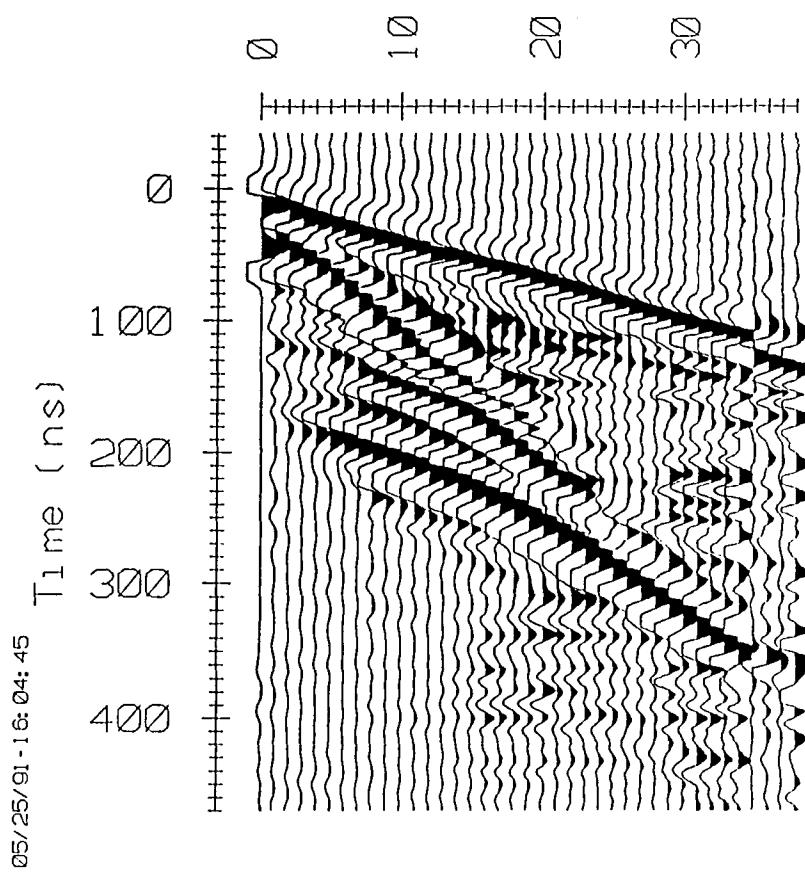
hvor ϵ_r er det relative dielektrisitetstallet. ϵ_r -verdien for et materiale vil derfor være en bestemmende faktor for beregning av dyp til reflektorer. I tabellen på neste side er det gitt en oversikt over erfaringstall for ϵ_r i en del materialtyper. Tabellen viser også hastigheter og ledningsevne i de samme media.

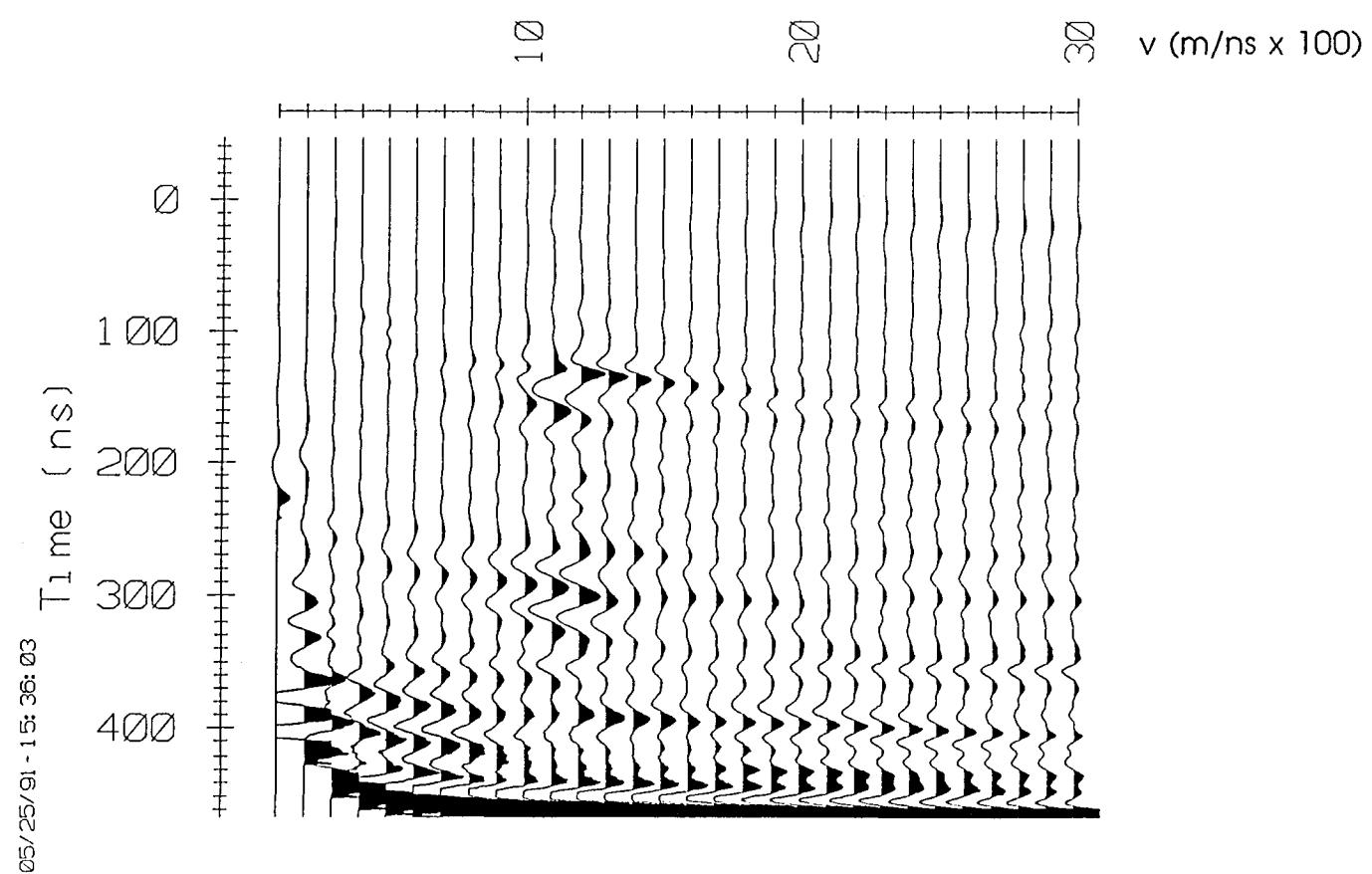
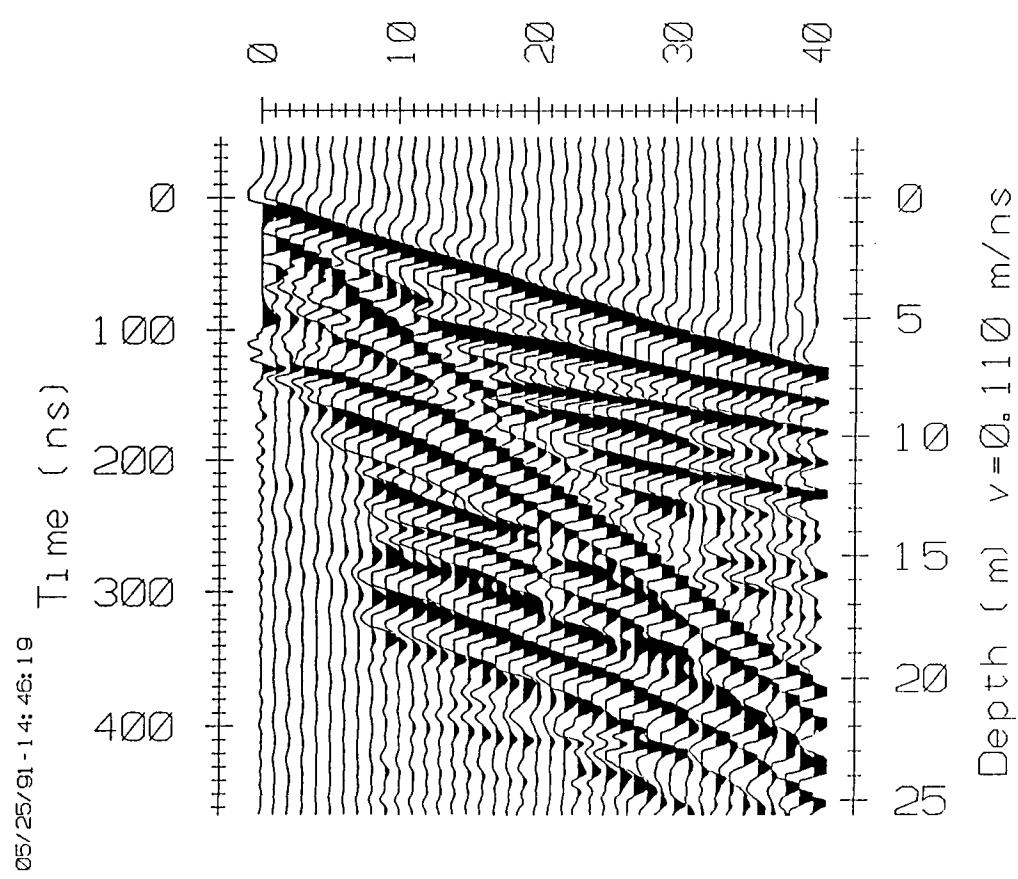
Dybderekkevidden for georadarmålinger er i stor grad avhengig av elektrisk ledningsevne i grunnen og av den utsendte antennefrekvens. Både økende ledningsevne og en økning i

antennefrekvens vil føre til hurtigere demping av bølgepulsene og dermed minskende penetrasjon. I godt ledende materiale som marin silt og leire vil penetrasjonen være helt ubetydelig. I dårlig ledende materiale som f.eks. tørr sand, kan det forventes en dybderekkevidde på flere titalls meter når det benyttes en lavfrekvent antenn (f.eks. 50 eller 100 Mhz). For grunnere undersøkelser vil en mer høyfrekvent antenn gi bedre vertikal opplosning.

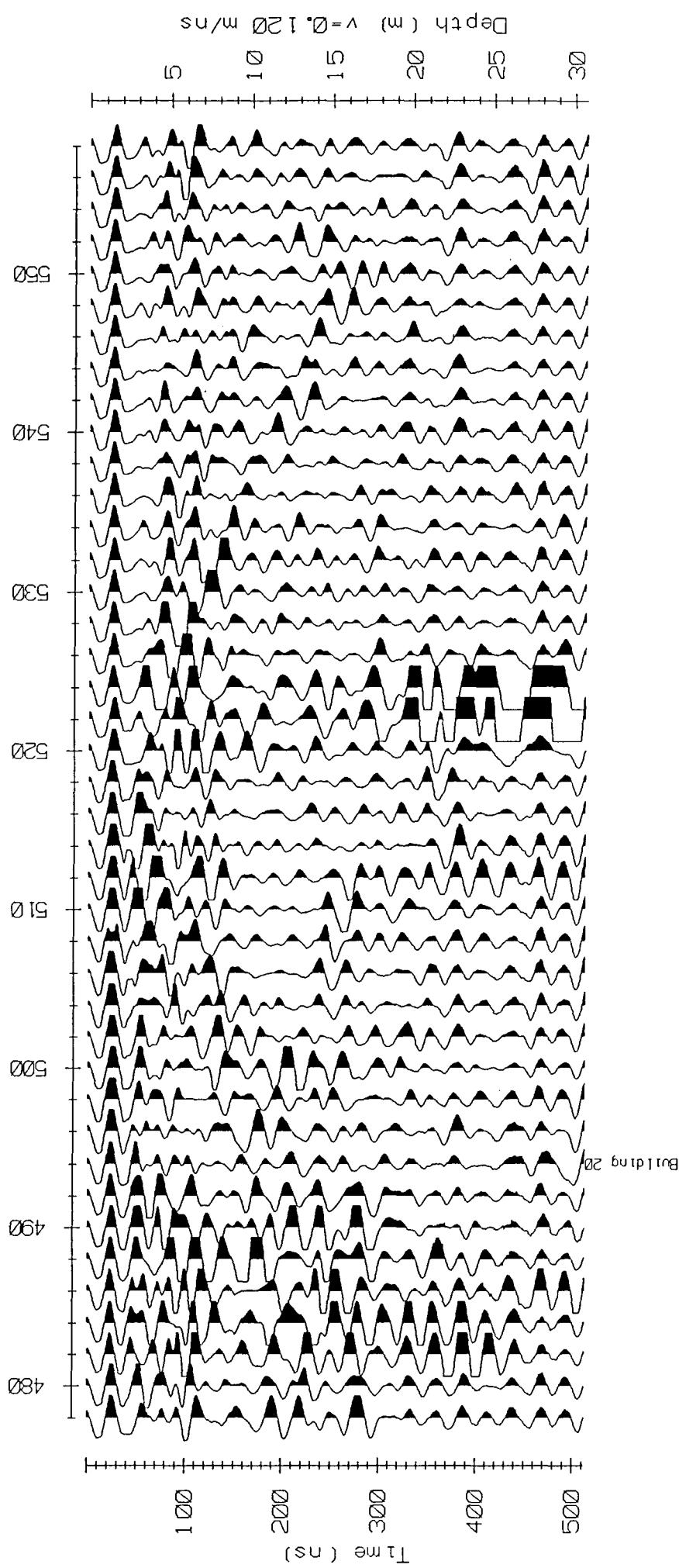
<u>Medium</u>	<u>ϵ_r</u>	<u>v (m/ns)</u>	<u>ledningsevne (mS/m)</u>
Luft	1	0.3	0
Ferskvann	81	0.033	0.1
Sjøvann	81	0.033	1000
Leire	5-40	0.05-0.13	1-300
Tørr sand	5-10	0.09-0.14	0.01
Vannmettet sand	15-20	0.07-0.08	0.03-0.3
Silt	5-30	0.05-0.13	1-100
Fjell	5-8	0.10-0.13	0.01-1

Tabell over relativt dielektrisitetstall, radarbølge-hastigheter og ledningsevne i vanlige materialtyper.

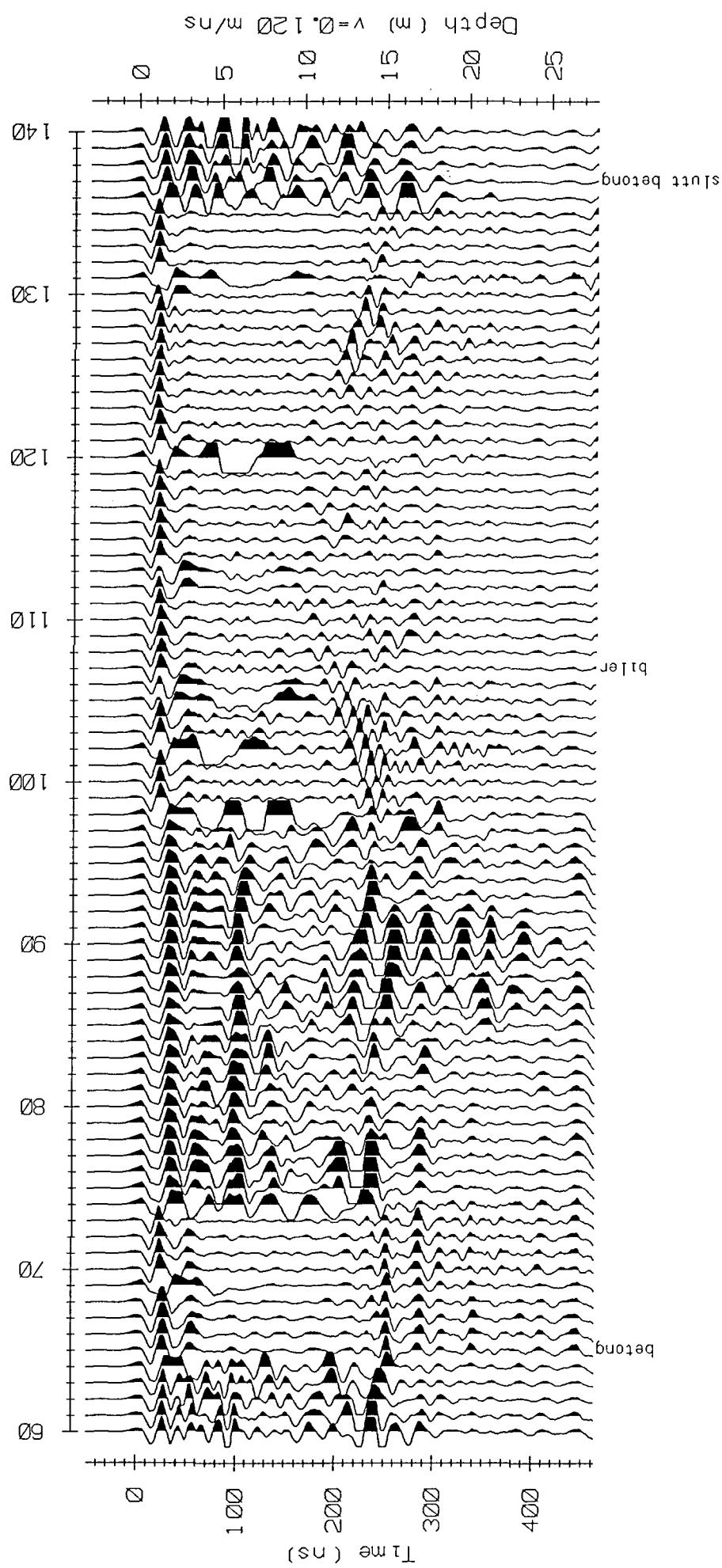




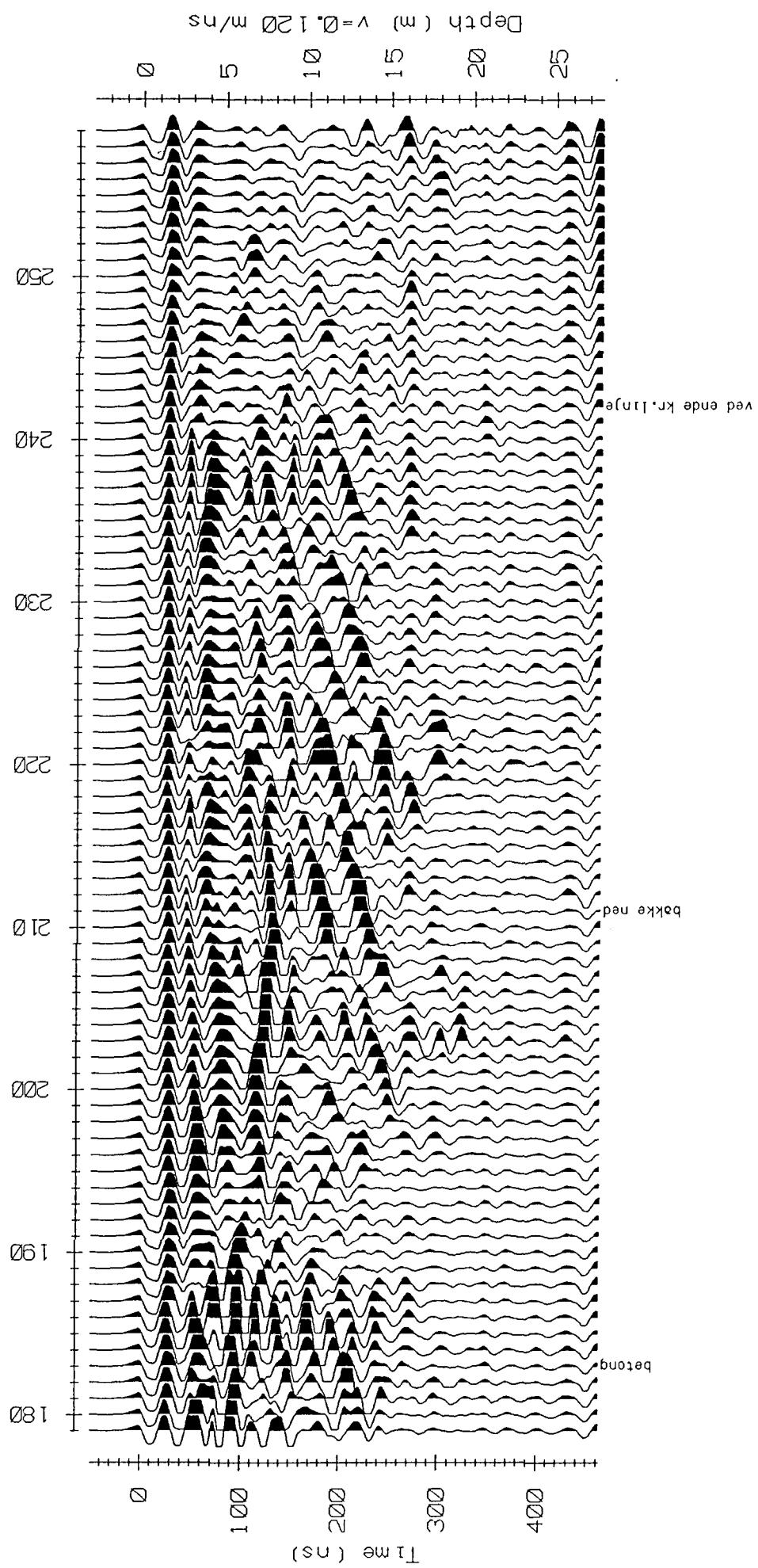
Georadar, profil 1, posisjon 478-558



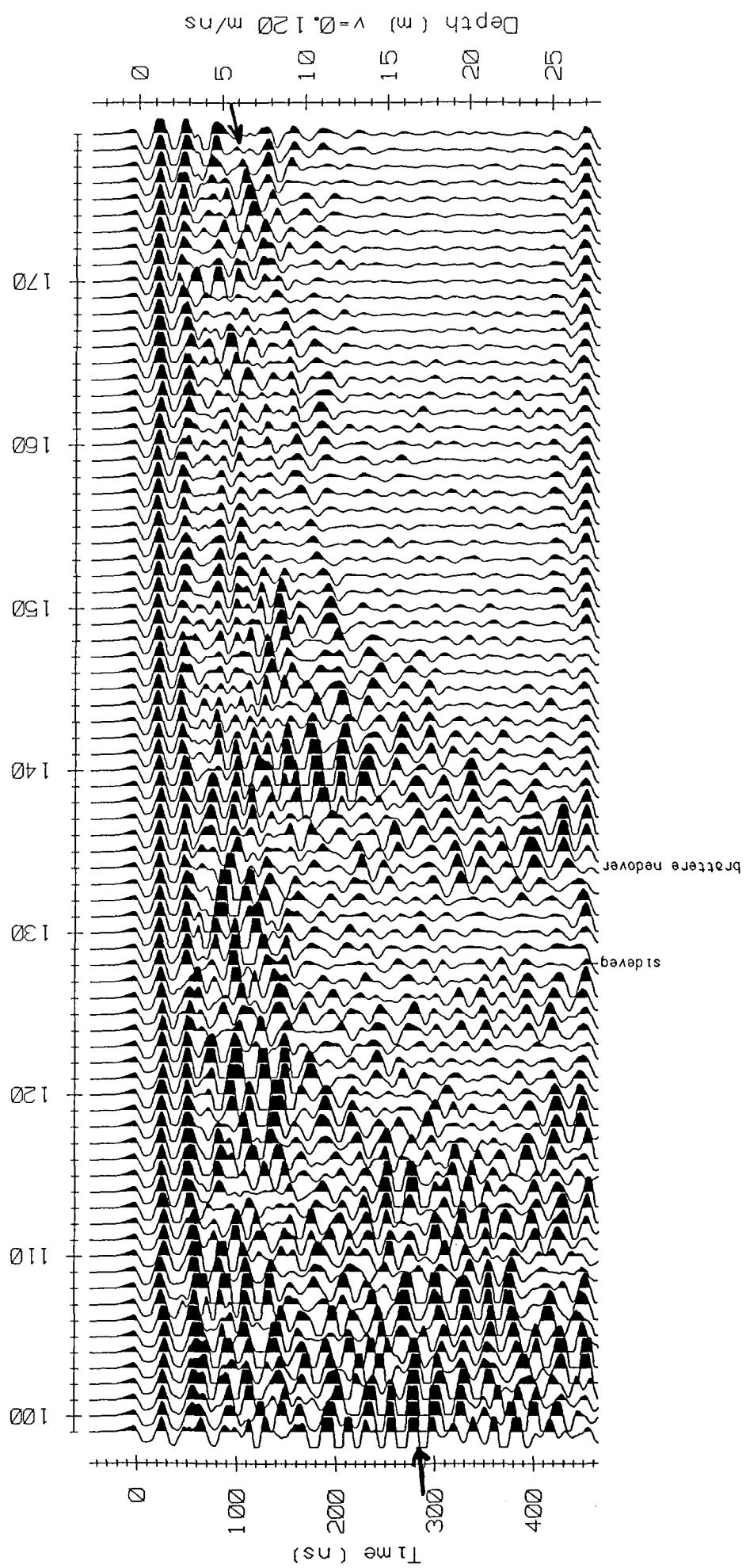
Georadar, profil 4, posisjon 60-140



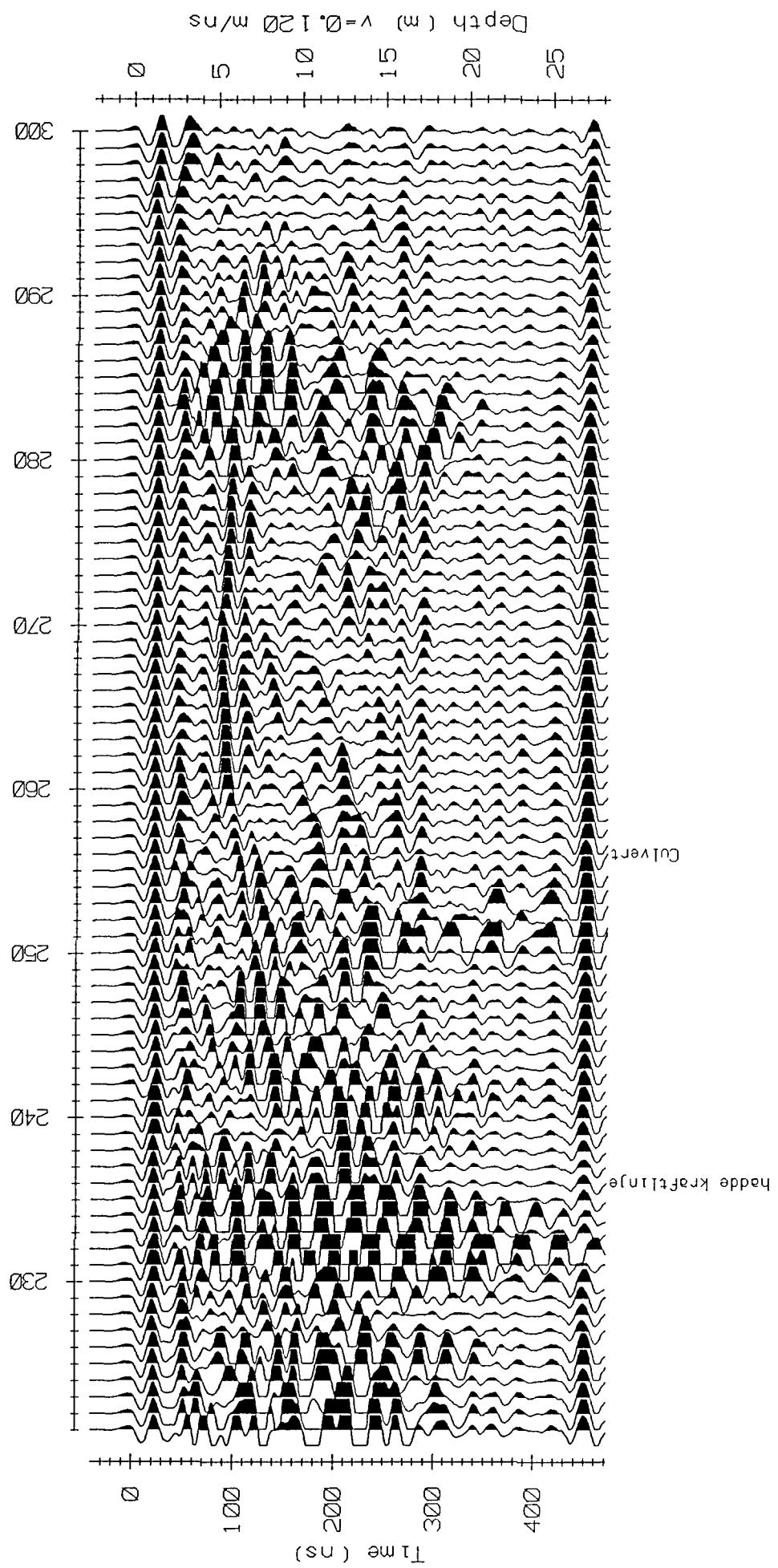
Georadar, profil 4, posisjon 179-259



Georadar, profil 5, posisjon 99-179

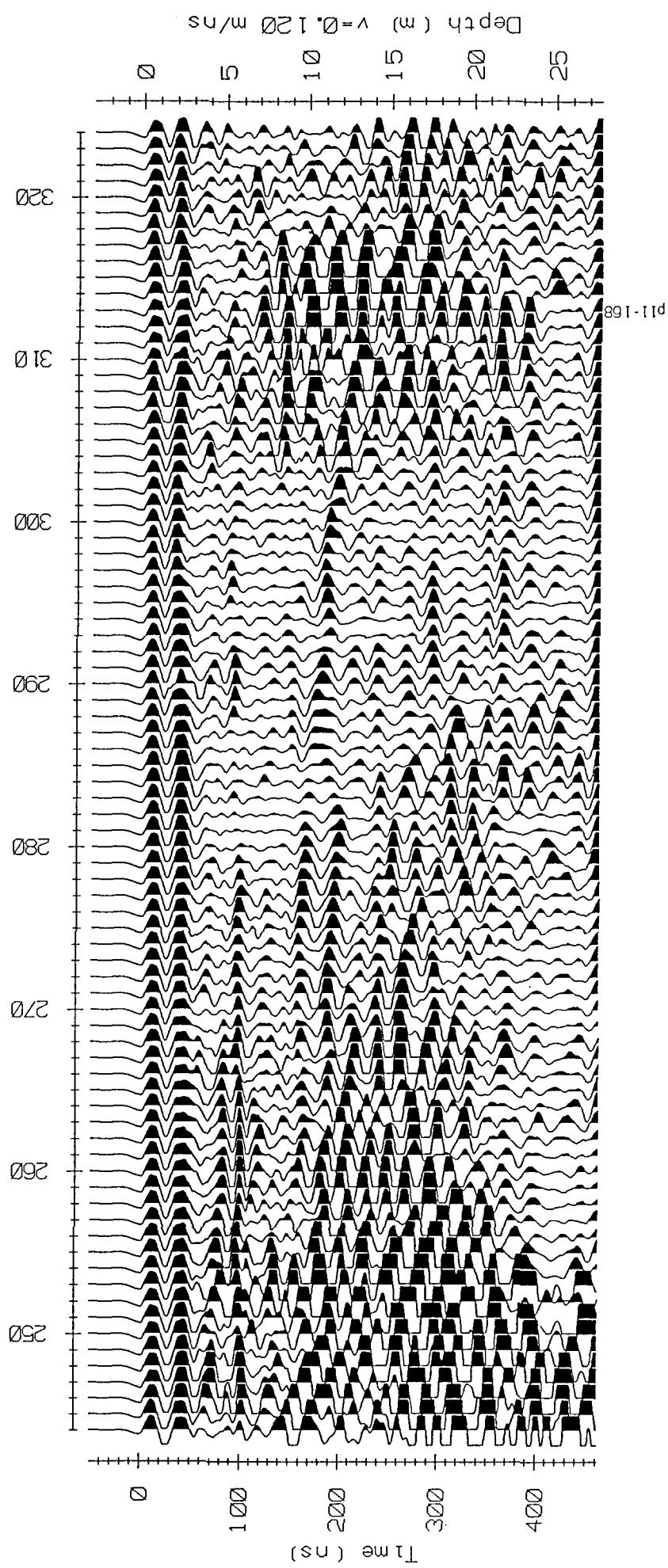


Georadar, profil 6, posisjon 221-300

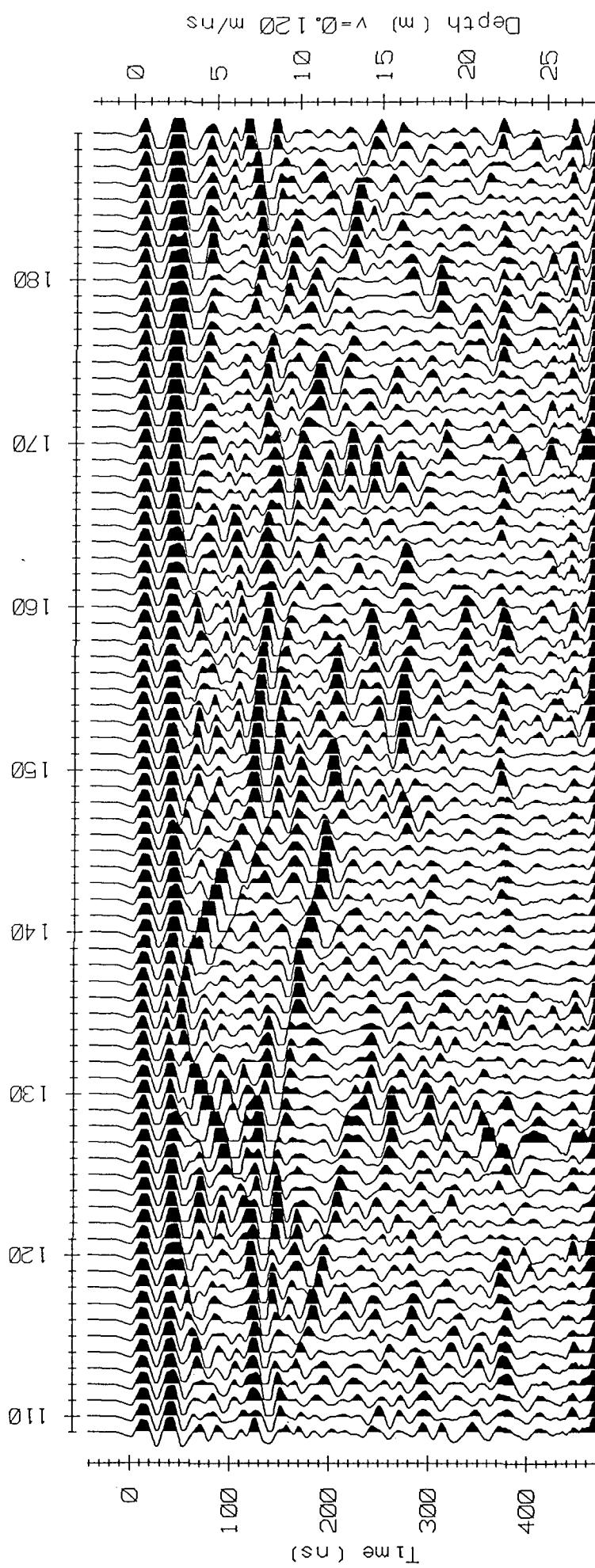


Georadar, profil 12, posisjon 244-324

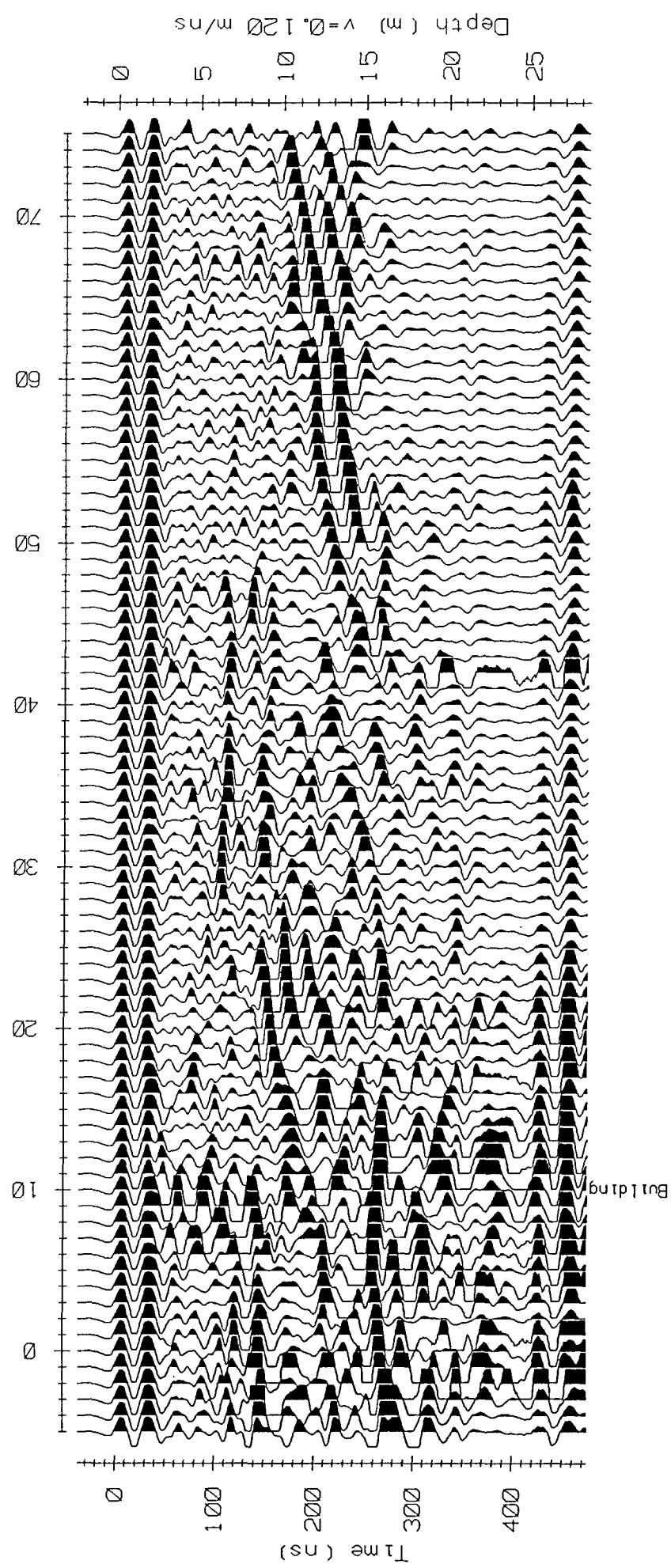
Databilag 2.6

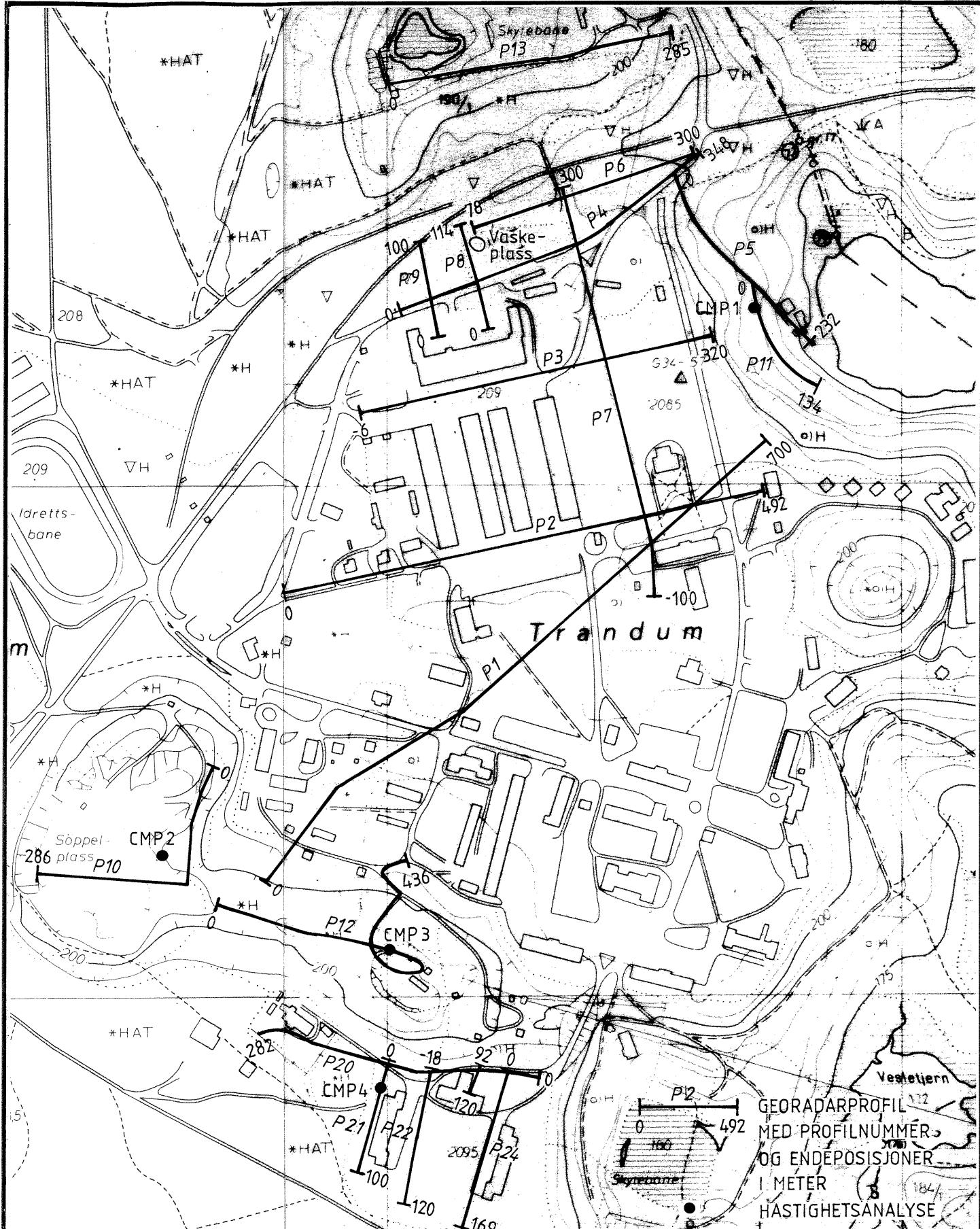


Georadar, profil 20, posisjon 109-189



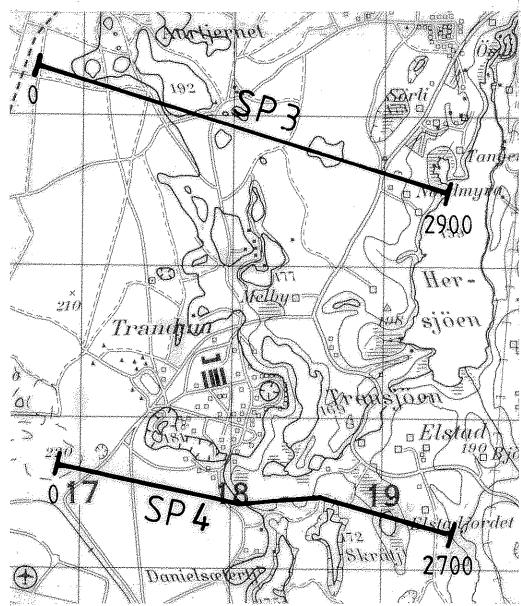
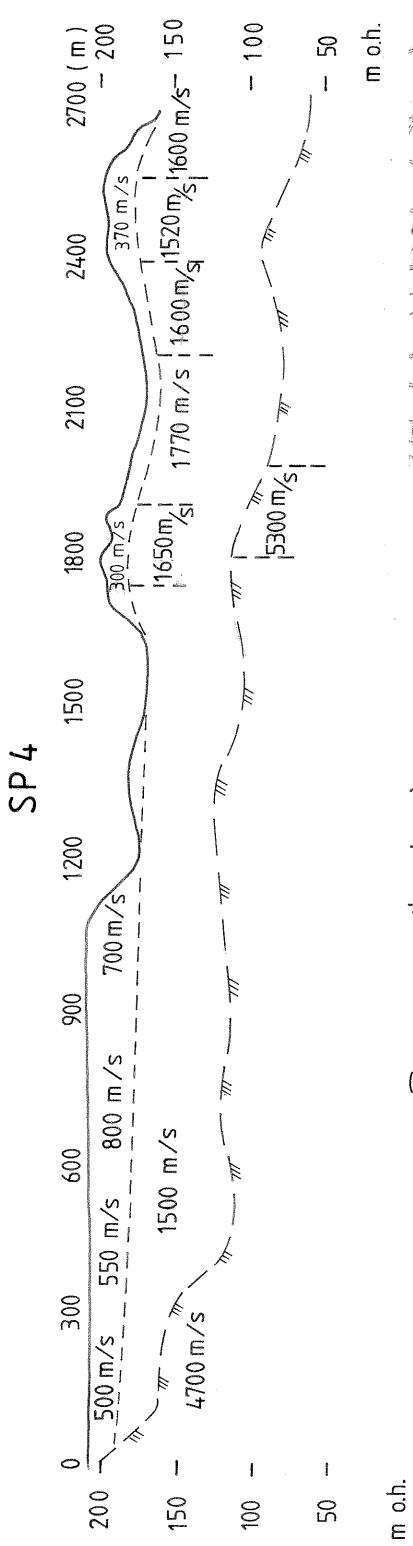
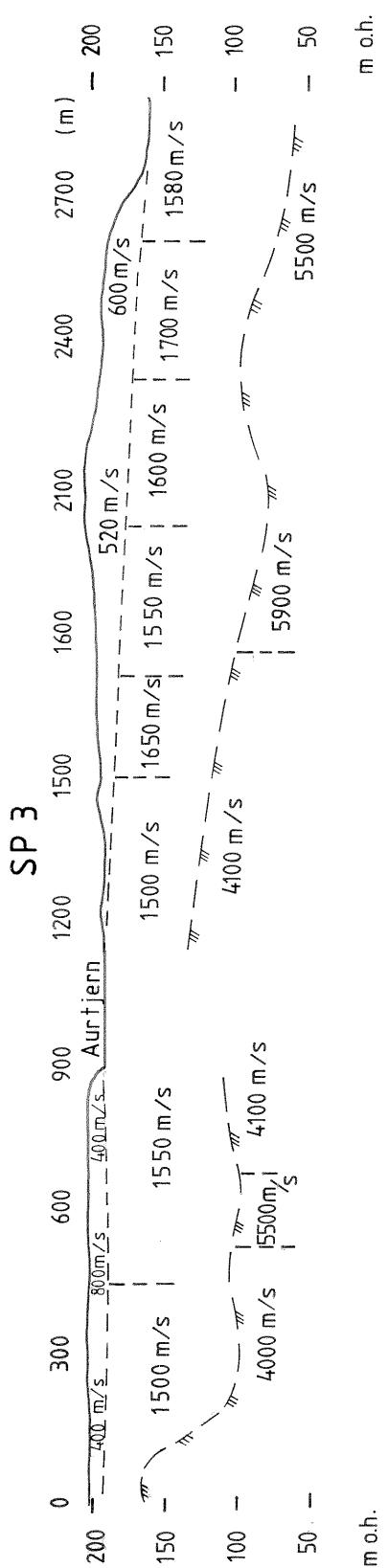
Georadar, profil 22, posisjon -5-75





NGU - FBT / HR
OVERSIKTSKART, GEORADARPROFILER
TRANDUM
ULLENSAKER KOMMUNE, AKERSHUS

MÅLESTOKK	MÅLT JSR	1991
1:5000	TEGN EM	AUG. - 91
	TRAC	
	KFR. EM	



TEGNFORKLARING

SP 3	SEISMISK PROFIL
	TERRENGOVERFLATE
	SJIKTGRENSE
	INDIKERT FJELL-OVERFLATE

(etter Hillestad, 1975)

NGU - FBT / HR

Utsnitt av refraksjonsseismiske profiler målt 1971 - 1975

TRANDUM

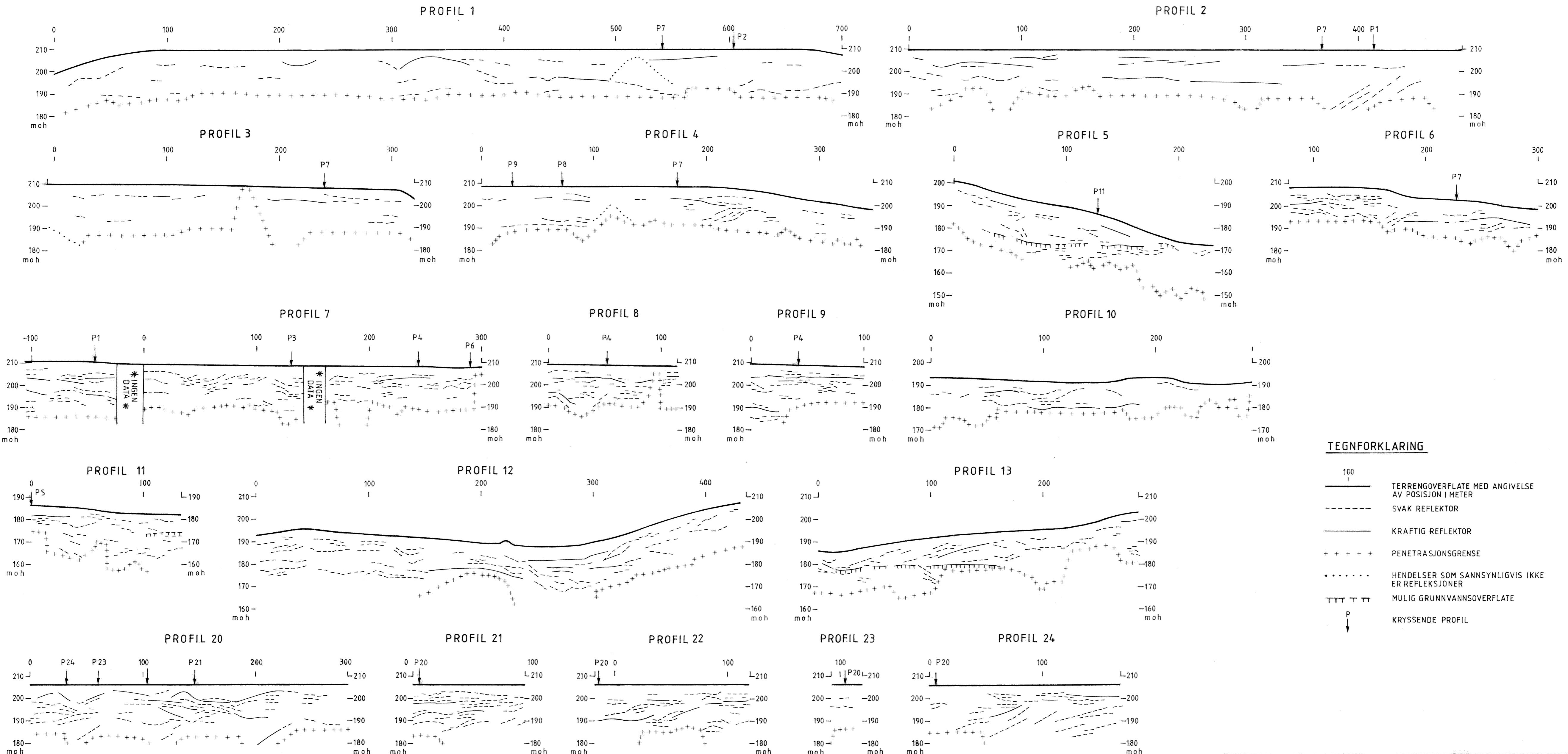
ULLENSAKER KOMMUNE, AKERSHUS

MÅLESTOKK 1:50 000(kart)	MÅLT G.H. TEGN E.M.	1971 - 1975 AUG.- 1991
1 15000(profil)	TRAC	
	KFR. E.M.	

NORGES GEOLOGISKE UNDERSØKELSE
TRONDHEIM

TEGNING NR. 91. 218-02	KARTBLAD NR. 1915 II
---------------------------	-------------------------

GEORADARPROFILER



TEGNFORKLARING

- TERRENGOVERFLATE MED ANGIVELSE AV POSISJON I METER
- - - SVAK REFLEKTOR
- KRAFTIG REFLEKTOR
- + + + + PENETRASJONSGRENSE
- HENDELSER SOM SANNSYNLIGVIS IKKE ER REFLEKSJONER
- TTT T TT MULIG GRUNNVANNSOVERFLATE
- P KRYSSENDE PROFIL

NGU-FBT/HR
TOLKNINGSKART, GEORADARPROFILER
TRANDUM
ULLENSAKER KOMMUNE, AKERSHUS

MÅLESTOKK	MÅLT JS.R.T.L.	1991
HM=1:2000	TEGN E.M.	AUG. 1991
VM=1:1000	TRAC T.H.	—II—
KFR		—II—

NORGES GEOLOGISKE UNDERSØKELSE
TRONDHEIM

TEGNING NR. 91.218-03 KARTBLAD NR. 1915 II