NGU-rapport nr. 85.208 Baryttprosjektet Geologiske undersøkelser utført på Varangerhalvøya i 1984



	85.208		×,	xxxx Fortening 10 01.07.	1986
Baryttp	prosjektet – g	eologiske undersøl	kelser utført på	i Varangerhalvøya i	1984.
Jan Sve	erre Sandstad		NGU/Statoil		
Finnman	~k		Berlevåg, Nesse	eby, Tana og Vadsø	
Vadsø					
			37		
			containe 2		
Follament tal					
6.822.8.1	984 30	.12.1985	2247	B. Bølviken	

and the search of the

En geologisk oppfølging av forhøyde bariumverdier i bekkesedimenter i Tanafjord-Varangerfjord-regionen er foretatt. Barium-innholdet er målt i 126 lokaliteter med en bærbar XRF-analysator.

Barytt er funnet i små mengder i sandsteiner i ulike deler av stratigrafien. Barytt opptrer i kvarts- og karbonat-kvartsårer, i sement og i inneslutninger i klastiske korn.

Barytt kan felles ut tidlig-diagnetisk når barium-førende grunnvann blandes med svovel-førende havvann i tidevannssonen eller dannes fra hydrotermale løsninger; enten "basinal brines" eller løsninger dannet under senere deformasjon. Muligheten for større baryttkonsentrasjoner i Tanafjord-Varangerfjordregionen ser ut til å være små. Områdene rundt baryttmineraliseringene i Trollfjorddalen må undersøkes nærmere før en endelig vurdering av muligheten for baryttforekomster der blir foretatt.

malmgeologi sedimenter barytt	
bærbar XRF-analysator fagrapport	

INNHOLD

INNLEDNING	4
FELTARBEIDSOVERSIKT	4
LABORATORIEOVERSIKT	5
GEOLOGISK OVERSIKT	6
RESULTATER	7
XRF-målinger	В
Mineralogiske undersøkelser	14
Bergartskjemi	20
DISKUSJON OG KONKLUSJON	24
LITTERATURLISTE	26

BILAG 1

- Tabell 2. Bergartsliste over prøver innsamlet i 1984 med 28 resultatene fra målinger med bærbar XRF-analysator på prøver i pulverform og Ba-verdier i ppm målt med XRF på laboratoriet.
- Tabell 3. Kjemiske analyser av bergarter målt med XRF på 32 laboratoriet ved NGU. Hovedelementer i % og sporelementer i ppm.

Tegning 85.208 - 1 : Geologisk kart over Varangerhalvøya, forenklet etter Siedlecki (1980). M 1:250 000.

Tegning 85.208 - 2 : Geologisk kart over Trollfjorddalen, Varangerhalvøya, forenklet etter A. Siedlecka og S. Siedlecki (upublisert). M 1: 50 000.

INNLEDNING

Geokjemisk prøvetaking innen Nordkalottprosjektet har påvist en ny bariumprovins på Varangerhalvøya. Analyser av den syreløselige delen av bekkesedimentenes finfraksjon lokaliserte denne barium-provinsen til den sørvestlige kvadranten av halvøya, Tanafjord-Varangerfjord-regionen (Sand 1985a). Prøvetettheten var 3 prøver pr. 100km².

På bakgrunn av disse resultatene ble det feltsesongen 1984 utført en geologisk og geokjemisk oppfølging av disse forhøyde barium-verdiene i et område som er vel 2000km² stort. Det er begrenset av Tanaelva og Tanafjorden i vest, Varangerfjorden i sør, Jakobselva i øst og Trollfjord-Komagelv-forkastningen i nord. Området ligger innenfor kommunene Berlevåg, Nesseby, Tana og Vadsø. I tillegg ble rekognoserende geologiske undersøkelser gjort østover mot Vadsø og nord for Trollfjord-Komagelvforkastningen; i Barentshav-regionen. Resultatene fra den oppfølgende bekkesedimentprøvetakingen er rappotert av Sand (1985a). Den geologiske dakgrunnen for baryttprospekteringen i Finnmark er diskutert av Sandstad (1985a).

FELTARBEIDSOVERSIKT

Feltarbeidet ble utført i tida 6.8 – 22.8 1984. Det ble innledet med en ekskursjon i to dager ledet av Anna Siedlecka, NGU. Hun har tidligere kartlagt store deler av berggrunnen på Varangerhalvøya. Det øvrige feltarbeidet i 1984 ble gjort av forfatteren.

Følgende topografiske kart i målestokk 1:50000, serie M711 er benyttet:

- ved oppfølgende undersøkelser:
 2335 I Oardujav'ri*, 2335 II Nesseby, 2335 III Varangerbotn,
 - 2335 IV Tana, 2336 II Kongsfjord og 2336 III Trollfjord.
- ved rekognoserende undersøkelser:
 2336 I Berlevåg, 2436 II Syltefjord*, 2436 III Båtsfjord*,
 2435 II Ekkerøy og 2435 III Vadsø.
- * utgitt som foreløpig bergrunnsgeologisk kart M 1:50000.

Andre berggrunnsgeologiske kart som ble benyttet er:

Vadsø M 1:250000 fargetrykt Tana M 1:100000 foreløpig utgave

Det ble innsamlet 132 bergartsprøver og barium-innholdet ble målt i 126 lokaliteter (500 målinger) med en bærbar røntgenfluorescensanalysator (XRF-analysator). En beskrivelse av dette instrumentet og hvordan det ble brukt er gitt i NGU-rapport nr. 85.130 (Sandstad 1985b).

Blotningsgraden i det nærmere undersøkte området varierer sterkt. I nordvest er det høyfjellsterreng med lite vegetasjon hvor det det er godt blottet, selv om markerte ravinedaler og blokkmark hindrer idelle forhold. I vest mot Tanaelva er det også relativt godt blottet, men steile fjellskrenter gjør deler av området utilgjengelig. Blotningsgraden avtar imidlertid østover når landskapet preges av roligere relieff. Gode profiler finnes likevel i mindre ravinedaler ned fra Jakobselvvidda (4-500 m.o.h.) sentralt i området. I sør og i øst langs Bergebyelva og Jakobselva er det tilnærmet fullstendig overdekket med tildels kraftig vegetasjon som består av bjørkeskog og vierkratt i tillegg til store myrområder.

LABORATORIEOVERSIKT

73 av de innsamlete bergartsprøvene ble nedmalt til pulverform. Bariuminnholdet i disse ble målt med den bærbare XRF-analysatoren. 26 av disse prøvene ble analysert med XRF på laboratoriet på de vanlige hovedelementene: SiO_2 , AI_2O_3 , Fe_2O_3 , TiO_2 , MgO, CaO, Na₂O, K₂O, MnO og P₂O₅ og sporelementene; Nb, Zr, Y, Sr, Rb, Zn, Ba, Sn, Mo, Pb og Th. Dermed kunne verdiene målt med den bærbare XRF-analysatoren sammenliknes med de laboratorieanalyserte Ba-verdiene, og en korrelasjonskurve er framstilt (Fig. 3). 21 slip (10 tynnslip og 11 polerte tynnslip) fra 19 bergartsprøver er mikroskopert. Slip fra Trollfjorddalen, Nesseby og tre andre områder med bergarter med forhøyde barium-verdier er i tillegg undersøkt ved bruk av mikrosonde. Tetthet og magnetisk susceptibilitet er målt i noen av prøvene.

GEOLOGISK OVERSIKT

En kort oversikt over Varangerhalvøyas geologi er gitt i NGU-rapport nr. 85.130 (Sandstad 1985a). En omfattende litteraturliste finnes også der. Tegning 1 er et forenklet geologisk kart over Varangerhalvøya.

Trollfjord-Komagelv-forkastningen deler Varangerhalvøya i to geologiske regioner. Barentshav-regionen nord for forkastningen består av innskjøvne, 15km mektige sedimenter som er inndelt i to grupper; Barentshavgruppa med Løkvikfjellgruppa diskordant over. De stedegne og nær stedegne sedimentære bergartene av rifeisk til underkambrisk alder i Tanafjord-Varangerfjordregionen danner en opptil 3800m mektig lagserie. Den er delt inn i tre grupper med erosjonsdiskordans imellom; Vadsøgruppa (580-800m), Tanafjordgruppa (1500m) og Vestertanagruppa (1500m). Denne beskrivelsen vil legge mest vekt på Vestertanagruppas bergarter som ble antatt å være hovedårsaken til de forhøyde barium-verdiene i bekke-sedimentene. Denne gruppa har også størst utbredelse innenfor det Ba-anomale området. Den høyeste bariumverdien i bekkesedimentene ble funnet i Trollfjorddalen. Bergartene i det området tilhører imidlertid Barentshav-regionen.

Avsetningene av sedimenter i Tanafjord-Varangerfjord-regionen startet for ca. 800 mill.år siden etter et erosjons- og avsetningsbrudd på 700-1000 mill. år. Transportretningene var hovedsakelig fra vest og sør (Siedlecka 1985).

Den underste konglomeratiske delen av Vadsøgruppa ligger på prekambrisk grunnfjell. Vadsøgruppa er forøvrig hovedsakelig sammensatt av feltspatiske sandsteiner og skifre som er antatt å representere elveavsetninger. Tanafjordgruppa består av grunnthavsavsetninger. Den er delt inn i 7 formasjoner og består av vekslende serier med sandsteiner, kvartsitter og leirskifre. Den øverste formasjonen, Grasdal-formasjonen, inneholder også stromatolittførende dolomitter og karbonatholdige leirskifre.

En tydelig erosjonsdiskordans markerer kontakten til den overliggende Vestertanagruppa. I bunnen av denne er den nedre tillittformasjonen, Smalfjordfomasjonen. I tillegg til tillitt finnes også sandstein med underordnete lag av konglomerat og slamstein (Edwards 1984). Mektigheten varierer fra 2 til 50m. Den overlagres av Nyborgformasjonen som er over 200m mektig øst for Tanaelva (Edwards 1984). Den domineres av rødbrune og fiolette sandsteiner og skifre med en smal dolomitthorisont nederst. Formasjonen er antatt å være avsatt dels i mindre marine bassenger og dels i grunn marint miljø. Den øvre tillittformasjonen, Mortensnesformasjonen er en relativt homogen tillitt som er opptil 30m mektig i det undersøkte området. Tynne sandsteinslinser finnes. De er vanligvis mindre enn 1m mektige og kan tolkes å være kanalfyllinger (Edwards 1984). Bollene i tillitten er både krystalline prekambriske bergarter og lokalt derivert materiale.

Stappogieddeformasjonen ligger med et tydelig brudd over tillittformasjonene. Den er inndelt i 3 ledd med Lillevatn leddet i bunnen. Det er ca. 100m mektig og er sammensatt av marine mørke skifre med fluviale grovkornete, kvartsittiske sandsteiner over. Deretter fulgte en transgresjon med avsetning av grønne og røde slamsteiner og underordnete lag av siltstein og sandstein i et rolig marint kontinental-sokkelmiljø. Dette Innerelvleddet er opptil 30Dm mektig. Deretter følger Manndraperelvleddet med opptil 200m med grunn marin, rød kvartsittisk sandstein og lag av grågrønn slamstein og sandstein som er antatt delvis å være turbidittiske avsetninger. Breivikformasjonen er den yngste av formasjonene innenfor det undersøkte området. Den er ca. 250m mektig og består hovedsakelig av grågrønn tynnlaget slamstein avsatt i grunn marint miljø.

Generellt er bergartene i hele sekvensen lite omdannet og svakt foldet. De er tilnærmet flattliggende i store deler av området. Unntaket danner Tanafjordgruppa som er sterkt foldet under den kaledonske deformasjonen i nordvest. Roberts (1985) antar at bergartene i nordvest tektonisk tilhører Gaissadekket. Skyveplanet er vist i Tegning 1 og følger reversforkastningen som er inntegnet på det fargetrykte kartet Vadsø nord for Leirpollen (Siedlecki 1980).

RESULTATER

Under det regionale geologiske feltarbeidet ble det ikke funnet tegn som viser ustabile avsetningsforhold som f.eks. intraformasjonale breksjer, raske laterale variasjoner i tykkelse eller facies eller synsedimentære

-7-

forkastninger. Spor etter omfattende hydrotermal aktivitet er heller ikke observert. Årsaken til dette er antagelig både mangelen på slike tegn, som forøvrig heller ikke er beskrevet i litteraturen, og at blotningsgraden er for dårlig til at bestemte lag kan følges over større avstander. De geologiske forhold ved de høyeste barium-verdiene i bekkesedimentene i Trollfjorddalen og ved Nesseby er nærmere beskrevet. I tillegg er det lagt vekt på å gi resultatene fra målingene med den bærbare XRF-analysatoren, mineralogiske undersøkelser og de geokjemiske analysene av bergartsprøvene.

XRF-målinger.

Resultatene av målinger med den bærbare XRF-analysatoren på blotninger for de ulike bergartsgruppene er sammenliknet i Fig. 1. Alle målingene er tatt med. De høyeste medianverdiene er registrert i Barentshav-regionen; Løkvikfjellgruppa (m=750) og Barentshavgruppa (m=737). De største telletallene i Løkvikfjellgruppa ble målt i Trollfjorddalen. Barentshavgruppas forhøyde måleverdier er ikke undersøkt. Barentshavregionen vil imidlertid diskuteres nærmere når resultatene fra feltsesongen 1985 foreligger. Målinger på blotninger med bergarter som tilhører Tanafjordgruppa ga ingen spesiellt forhøyde verdier, selv om medianverdien er noe høyere enn for Vestertanagruppas bergarter. De høyeste måleverdiene innen Vestertanagruppa er målt i Mortensnesformasjonen ved Nesseby. Ingen feltmålinger ble gjort av bergarter som tilhører Vadsøgruppa.

I Fig. 2 er verdiene for målinger på blotninger, håndstykker og av nedmalte prøver i pulverform framstilt for bergarter som tilhører Vestertanagruppa. De maksimale telletallene er tilnærmet de samme for målinger på blotninger og håndstykker fra de samme lokalitetene. Spredningen er derimot mye mindre for håndstykkemålingene. Mindre spredning og høyere medianverdi kan selvsagt også skyldes subjektiv prøvetaking. Måleverdiene for pulver er langt lavere. De har en tydelig skjev fordeling med få høye verdier som tilsvarer de maksimale verdiene fra håndstykkemålingene.

Samvariansen mellom målinger på blotninger, håndstykker og av nedmalt materiale i pulverform er forsøkt tallfestet ved bruk av den lineære korrelasjonskoeffisienten; r i Tabell 1. Håndstykkene er her de som er prøvetatt i de samme punktene hvor målinger på blotninger er foretatt. Korrelasjonen med bariumverdier målt med XRF på laboratoriet er også vist

-8-

(Fig. 3). Sammenlikningene er gjort når antall registreringer, som er gitt i parantes (), er større enn 10.



deling 20 Ac/s - n - antall målinger - m - median

-10-



Fig. 2. Målinger med bærbar XRF-analysator på blotninger, håndstykker og nedmalte prøver i pulverform for bergarter som tilhører Vestertanagruppa. Koordinatakser og tegnforklaring som i Fig. 1.



Tabell 1.

Alle bergarter Vestertanagruppas bergarter

	r	n	ŕ	n
blotning - hândstykke	0.26	(35)	-	
blotning - pulver	0.39	(29)	-	
hândstykke - pulver	0.68	(69)	0.73	(34)
håndstykke – laboratorieverdi	0.69	(24)	-	
pulver - laboratorieverdi	0.91	(24)	-	

Samvariansen øker tydelig etterhvert som prøvene og dermed målingene blir mere ensartete. Den relativt dårlige korrelasjonen mellom målinger på blotninger og håndstykker skyldes både lokale variasjoner og ulike forhold under målingene som f.eks. varierende avstand mellom instrumentkilden og bergarten. En avgjørende faktor kan også være at det ble gjort flere målinger rundt deteksjonsgrensen. Samvariansen mellom målinger på pulverform med bærbar XRF-analysator og laboratorie-XRF er god. En korrelasjonskurve er framstilt i Fig. 3. Tilpasningen er brukbar ned mot ca. 400 ppm barium selv om noe spredning finnes. Med Ba-verdier lavere enn 400 ppm og telletall mindre enn 600 ¢cps øker den relative spredningen radikalt. På bakgrunn av at produsenten av XRF-analysatoren oppgir deteksjonsgrensen til å være 500 ppm Ba, må disse resultatene ansees å være brukbare.

Følgende konklusjoner kan da trekkes etter målingene med den bærbare XRFanalysatoren.

- Høyest målenivå på blotninger er funnet i Barentshav-regionen og spesielt innenfor Løkvikfjellgruppa.
- Sterkt forhøyde telletall er registrert på blotninger med bergarter som tilhører Vestertana-, Løkvikfjell- og Barentshavgruppa.
- Samvariansen er brukbar mellom målinger på blotninger, håndstykker og pulver. Den øker når målematerialet blir mere ensartet.
- Spredningen på telletallene rundt og under deteksjonsgrensa (400-500 ppm Ba) øker sterkt.
- 5. Spredningen på verdiene fra målinger på blotninger kan være store, men

bergarter med forhøyd bariuminnhold påvises.

6. Matriseeffektene kan være så store at en korrelasjonskurve bare kan brukes for relativt like bergarter selv om prøvene er homogenisert ved nedmaling. Et forsøk med sammenlikning med telletallene fra målinger av nedmalte granittprøver var mislykket.

Mere subjektive felterfaringer er også listet opp.

- Måleverdiene er avhengig av bergartens overflate, kornstørrelse, kornform, (mikro-) sprekketetthet o.l. Det ser ut til at telletallene øker med kornstørrelsen og avtar med økt sprekketetthet.
- Telletallene avtar raskt når avstanden mellom instrumentkilden og bergarten øker.
- 3. Vegetasjon på blotningene kan redusere telleverdiene.

Effekten av enkelte av disse faktorene kan reduseres ved at en velger så plane, rene og tørre flater som mulig. Matriseeffektene er det vanskelig å gjøre noe med, men det er viktig at operatøren er oppmerksom på dem.

Mineralogiske undersøkelser

Ved mikroskopering av de innsamlete bergartsprøvene var det mulig å påvise barytt i prøver fra Trollfjorddalen og Nesseby. Mikrosondeundersøkelser bekreftet dette. Også i tre andre prøver med forhøyd bariuminnhold er barytt funnet ved bruk av mikrosonde. Disse funn av barytt er gjort i ulike deler av stratigrafien og vil derfor beskrives enkeltvis. En geologisk innramming er først gitt innenfor hvert område.

Trollfjorddalen.

Den høyeste barium-verdien i bekkesedimentene er registrert i Trollfjorddalen i en sidedal til hoveddalføret (Sand 1985a,b). Bergartsprøvene som er merket 4008 til 4015 er tatt i denne sidedalen (Tegning 2).

Nederst i sidedalen finnes dolomittisk tynnbenket sandstein og skifrig slamstein i veksling. De tilhører Båtsfjordformasjonen og er lokalt gjennomsatt av mange karbonatkvartsførende årer. Ingen forhøyde telletall ble imidlertid registrert med den bærbare XRFanalysatoren.

Kontakten til den overliggende Løkvikfjellgruppa er ikke blottet her, men den er antatt å være diskordant. De nedre ca. 100m av Løkvikfjellgruppa består her hovedsakelig av lys grovkornet, feltspatisk sandstein med underordnet lag av grå finkornet sandstein og siltstein. Deretter følger en 100m mektig sekvens med grå og mørke grå sandige skifre før feltspatiske sandsteiner igjen dominerer. Forkastninger følger delvis dalen og medfører at mindre soner med slamsteiner og sandsteiner som tilhører Båtsfjordformasjonen også finnes (Tegning 2).

De nedre deler av Løkvikfjellgruppa er lokalt sterkt gjennomsatt av tynne uorienterte kvartsårer. Den bærbare XRF-analysatoren ga også høyere måleverdier i det samme området.

Barytt ble funnet i en kvartsåre i en mørk grå finkornet sandstein (prøvenr. 4012). Sandsteinen kan klassifiseres som en arkosisk vakke (iflg. Dott 1964). De grovere klastiske korn (0.1–0.6mm) er rundete og utgjør 30–40% av bergarten. De består hovedsakelig av kvarts og alkalifeltspat. Matriks er sammensatt av serisitt og kloritt. Zirkon dominerer i tungmineralfasen som utgjør mindre enn 1%. I tillegg er det funnet rutil, blyglans og et foreløpig ukjent Y-Gd-Oy-P?-holdig mineral. Sistnevnte kan være en xenotim-variant (YPO₄). Barytt opptrer i åra som opptil 0.2mm store uregelmessige korn på grensen mellom kvartskornene eller som mindre inneslutninger i disse (Fig.4). På randa av den 0.6mm brede kvartsåra finnes svært finkornet serisitt og kloritt. Det samme området ble nærmere undersøkt i 1985, og vil diskuteres inngående når alle resultater foreligger.



Fig. 4. Barytt (ba) i kvartsåre i sandstein (prøvenr. 4012). BSE (tilbake spredte elektroner) - bilde tatt på mikrosonde - skalastrek 0.1mm.

Nesseby.

Den nest høyeste Ba-verdien i bekkesedimentene er lokalisert 4km nord for Nesseby (Tegning 1). Noen blotninger finnes langs bekken, men forøvrig er området omkring totalt overdekket. Det ble funnet barytt i en sandstein som stratigrafisk tilhører Mortensnesformasjonen. Den tillittførende Mortensnesformasjonen ligger her på rødbrune slamsteiner som tilhører Nyborgformasjonen. Ved oppfølgende undersøkelser i 1985 er den baryttholdige sandsteinen kun funnet i to mindre blotninger 35m fra hverandre og ca. 10-15m over basis av Mortensnesformasjonen (Sandstad 1985b). Sandsteinen er blottet med maksimal mektighet på 2m og opptrer sannsynligvis som kanalfylling i tillitten. Tillitten er ikke anriket på barium.

Sandsteinen er kvartsittisk. Kantete og kantrundete kvartskorn (0.2-0.8mm) utgjør fra 60 til 80% av bergarten. I tillegg finnes klastiske korn av feltspat, karbonat og felsisk bergart. Mengden av matriks varierer sterkt, 2-30%, og er sammensatt av karbonat, kvarts og serisitt. I tillegg finnes også små mengder barytt som sement mellom kvartskornene. Men barytten finnes hovedsakelig på karbonat-kvarts årer med tykkelse 1-10mm. I de tykkere årene finnes opptil 1mm lange, prismatiske baryttkorn, men i de tynnere årene opptrer mindre uregelmessige baryttkorn mellom karbonat og kvarts som i Trollfjorddalen. Barytten ble kvantitativt undersøkt på mikrosonden. Den er tilnærmet ren barium-sulfat med maksimalt 0.75% SrO. Karbonatet i årene er ankerittisk dolomitt med MgO/FeO=3.5.

Sandsteinen ble systematisk prøvetatt i 1985, og de kjemiske analysene gir et maksimalt bariuminnhold i håndstykker på 1.1% barium. Det tilsvarer ca. 1.7% barytt hvis all barium er bundet i barytt.

De tre andre funn av barytt i bergart beskrives i stratigrafisk rekkefølge; Ekkerøyformasjonen øverst i Vadsøgruppa, Dakkovarreformasjonen midt i Tanafjordgruppa og Innerelvleddet som er en del av Stappogieddeformasjonen i Vestertanagruppa (Tegning 1).

Ekkerøyformasjonen danner kjernen av en antiklinal rett nord for utløpet av Tanaelva på østsida av Tanafjorden (Tegning 1). Den overliggende Tanafjordgruppa danner berggrunnen i området omkring (Siedlecka og Siedlecki 1971).

Barytt er funnet i en grågrønn, umoden sandstein (prøvenr. 4109 – 0.27% Ba). De kantete og kantrundete klastiske korn (0.3-0.6mm) er hovedsakelig kvarts. Matriks utgjør 20-30% av sandsteinen og er sammensatt av karbonat, jernoksyder/ -hydroksyder og serisitt. I tillegg finnes små mengder barytt i sementen; enten prismatiske korn (opptil 0.1mm lange) mellom kvartskornene eller uregelmessige korn (10-20 m) sammen med de andre matriksmineralene. Fig. 5 viser barytt sammen med jernoksyder/-hydroksyder og jernrik dolomitt. Barytten er en ren bariumsulfat.



Fig. 5. Barytt (ba) sammen med jernoksyder/-hydroksyder (Fe) og dolomitt (do) i sement i sandstein (prøvenr. 4109). BSE - bilde tatt på mikrosonde - skalastrek 0.1mm.

Dakkovarreformasjonen er godt blottet opp mot Trollfjord-Komagelvforkastningen i nærheten av de store vannene Dav'gejav'ri og Gænjajav'ri. Prøvenr. 4131 fra dette området (Tegning 1) inneholder 936ppm barium. Bergarten er en rødbrun, undermoden feltspatisk sandstein. Den er jevnt kornet (0.1-0.2mm) og i tillegg til kvarts finnes klastiske korn av alkalifeltspat og plagioklas som kan være sterkt serisittisert. Den finkornete matriks består hovedsakelig av serisitt og små mengder jernoksyder. Foruten barytt er titanitt, apatitt, zirkon og ilmenitt aksessoriske mineraler. Strontiumførende (4-7% SrO) barytt finnes som svært små (5-20 m) runde korn innesluttet i eller på sprekker i de klastiske kornene.

Nord for Nesseby ligger Stappogieddeformasjonen med normal stratigrafisk kontakt over Mortensnesformasjonen. Det nedre Lillevatnleddet er dårlig blottet i området, mens det over-liggende Innerelvleddet forkommer høyere i terrenget og er noe bedre blottet. Det består hovedsakelig av slamsteiner. Men i den basale sonen finnes også grovere sedimenter; sandsteiner og konglomerater (Banks 1973). En bergartsprøve som sannsynligvis er fra basalsonen inneholder 0.22% Ba (prøvenr. 4080) (Tegning 1). Bergarten er en grønnlig hvit, finkornet (0.2-0.3mm) sandstein med mindre enn 10% matriks. Kvarts og plagioklas er hoved-mineralene. Både albitt og sausurittisert basisk plagioklas finnes. Matriks består av finkornet glimmer. Aksessoriske mineraler er Feoksyder, rutil og apatitt. Svært små rundete baryttkorn (5-15 m) finnes hovedsakelig innesluttet i albitt (Fig. 6), men forekommer også i matriks. Mengden av strontium i barytten varierer; 0-5% SrO.



Fig. 6. Barytt (ba) innesluttet i albitt (ab) i sandstein (prøvenr. 4080). BSE - bilde tatt på mikrosonde - skalastrek 0.1mm.

Barytt er funnet å forekomme på tre ulike måter i bergarter innen Tanafjord-Varangerfjord-regionen og i Trollfjorddalen.

- Prismatiske eller uregelmessige korn (0.1-1.0mm) i kvarts- og karbonatkvartsårer (1-10mm brede) i sandstein.
- I sement i sandstein; enten alene eller sammen med andre matriksmineraler.

3. Svært finkornete (5-15 m) inneslutninger i klastiske korn i sandstein.

Bergartskjemi

Innholdet av de vanlige hovedelementene og en rekke sporelementer er bestemt for 26 bergartsprøver ved bruk av XRF på laboratoriet ved NGU (Tabell 3). 25 av disse prøvene ble innsamlet i 1984 av forfatteren og en prøve er fra A. Siedlecka sin samling (prøvenr. 4133). Bergartene er inndelt i 5 litostratigrafiske grupper ved plottingene (Fig. 7-9).

Inndelingene i Na₂O - K₂O - MgO+Fe₂O₃ - trekanten (Fig. 7) er hentet fra Blatt m.fl. (1980, s. 378). Felt A representerer eugeosynklinale sandsteiner; hovedsakelig gråvakker. I felt B plotter hovedsakelig arkoser som er avsatt i interkontinentale riftbassenger. Litiske sandsteiner som har fjernere kildeområde og er avsatt utenfor kontinentranden plotter i felt C. Dette er kun en grov tektonisk inndeling. I tillegg må en også ta hensyn til kildeområdet og diagnetiske faktorer som f.eks tilførsel av kjemisk sement.

Bergartene grupperer ulikt i dette diagrammet. Sandsteiner med Al₂O₃ mindre enn ca. 4% og karbonatrike sedimenter er ikke tatt med. Løkvikfjell- og Barentshav-gruppene plotter henholdsvis i felt C og B, men noe overlapping finnes. Liknende kildeområde og avsetningsmiljø kan derfor antaes. Vestertana- og Tanafjordgruppene plotter derimot hver for seg. Tanafjordgruppas bergarter, som her hovedsakelig består av Dakkovarreformasjonen, er relativt K-rike. Dette reflekterer sannsynligvis nærhet til et granittisk kildeområde. Sedimentene i Vestertanagruppa har relativt lavere innhold av alkalier (feltspat) og høyere innhold av jern-magnesium-rike komponenter. Dette kan vise at kildeområdet var rikere på mafiske metamorfe bergarter. Samtidig må en også ta hensyn til at sedimentene i Vestertanagruppa er noe mere finkornete og umodne. En bør likevel ikke trekke for mye ut av få analyser plottet i et slikt diagram, spesiellt ikke med hensyn til tektonisk miljø, men forskjellene er her likevel tydelig mellom Vestertana- og Tanafjordgruppene.

Fig. 8 viser også at Vestertanagruppa kan inneholde noe mere natrium i forhold til kalium enn de andre gruppene. Den baryttførende kvartsittiske

-20-

sandsteinen nord for Nesseby skiller seg her ut med svært lavt innhold av alkalier (prøvenr. 4090 og 4111). Tre karbonatrike bergartsprøver er også her utelatt.



-22-

Forholdet mellom Ba og Sr er vist for alle bergartsprøvene som er innsamlet i 1984 i Fig. 9. En positiv samvariasjon er tydelig for bergarter med relativt lavt innhold av både barium og strontium. Når verdiene for Ba eller Sr øker, blir derimot spredningen stor. Dette reflekterer også at det både opptrer barytt som er en tilnærmet ren bariumsulfat og barytt med noe strontium. Barytt i prøvenr. 4131 inneholder opptil 7% SrO. Ingen andre korrelasjoner mellom barium og andre elementer er foreløpig påvist.



Fig. 9. Ba ppm-Sr ppm. Inndeling som Fig. 7.

Sporelementinnholdet i bergartene vil diskuteres nærmere når resultatene fra feltarbeidet i 1985 er bearbeidet. Ulikheter i sporelementinnholdet i geokjemiske løsmasseprøver som er påvist av Nordkalottprosjektet nord og sør for Trollfjord-Komagelv-forkastningen vil da kunne studeres.

-23-

DISKUSJON OG KONKLUSJON

Barytt er funnet i små mengder i ulike deler av stratigrafien. For å finne årsaken til baryttavsetningene må ulike kilder for elementene, transport-mekanismer og avsetningsmiljøer diskuteres. Det er også viktig å vurdere muligheten for at barytt forekommer i større, økonomisk drivverdige konsentrasjoner.

Da feltarbeidet startet i 1984, ble en submarin, ekshalativ-sedimentær modell for dannelsen av massive, stratiforme baryttforekomster brukt som en arbeidshypotese. I NGU-rapport 85.130 (Sandstad 1985a) finnes det en litteraturliste over flere forfattere som har diskutert slike dannelsesmodeller og en beskrivelse av modellen til Russel m.fl. (1984). Men flere positive geologiske indikasjoner for mulig dannelse av massive, stratiforme baryttforekomster ser ut til å mangle i Tanafjord-Varangerfjordregionen. Det ble ikke funnet tegn som viser ustabile avsetningsforhold eller større hydrotermal aktivitet. Den over 3km mektige sedimentserien er derimot avsatt i et rolig kystnært miljø langs kontinentranden av det prekambriske skjold i et sakte innsynkende basseng. Transgresjoner og regresjoner har ført til vekslende grunnmarine og fluviale avsetninger avbrutt av to markerte erosjonsdiskordanser.

Barytt forekommer på tre ulike måter i dette miljøet. Når en ekshalativsedimentær dannelsesmodell ser ut til å måtte utelukkes, finnes det ulike alternativer. Det er kanskje enklest å forklare de svært finkornete baryttinneslutningene i de klastiske kornene. De må være derivert fra det samme området. Aktuellt kildeområde er det prekambrisk grunnfjell, men de øvre deler av sedimentserien kan være erodert fra de nedre deler.

Barium som har ført til dannelse av barytt i sement i sandsteinen kan være tilført med grunnvann eller hydrotermale løsninger. Kildeområdet for barium vil da sannsynligvis enten være det prekambriske grunnfjellet eller underliggende sedimenter. En modell med grunnvann som transportmedium er basert på beskrivelsene til Bjørlykke og Sangster (1981) og Bjørlykke (1983) for dannelsen av blyforekomster i sandsteiner. Barytt er også vanlig i slike forekomster. Det forutsettes da stabile tektoniske forhold som tillater kraftig forvitring av grunnfjellet eller overliggende sedimenter. Barium kan da frigjøres fra alkalifeltspat og andre bariumførende mineraler og transporteres i grunnvann forutsatt at svovel-aktiviteten er lav i et slikt oksydert miljø, Barytt vil felles ut når de bariumholdige løsningene møter sulfat fra sjøvann. Dette vil være en tidlig-diagnetisk dannelse hvor begrenset porevolum hindrer muligheter for større konsentrasjoner av barytt.

En modell med barium i hydrotermale løsninger vil være lik en "basinal brine" modell som er brukt bl.a. av Rickard m.fl. (1979) for å forklare bly-sink-barium mineraliseringene i Laisvall.

Hydrotermale løsninger kan være dannet under kompaksjon av sedimentene. Vann frigjøres ved sammenpressing og dehydrering av leirmineraler innen den øvre kilometer av sedimentserien. Barium kan frigjøres ved diagnetisk nedbrytning av alkalfeltspat eller glimmer. Bariumførende løsninger kan da dannes ved lavere temperatur (50-100 C) og salinitet enn det som kreves for vann med høyere konsentrasjoner av andre metaller (Hanor 1979). Transporten av løsningene vil kunne foregå langs forkastninger eller sprekker eller oppover og utover i en permeabel sandstein. Barium vil da felles ut og danne barytt, hvis sulfat er tilstede når temperaturen og trykket avtar lengre oppe i sedimentkolonnen.

Barytt på årer kan være dannet fra de hydrotermale løsningene under de diagnetiske prosessene eller være mobilisert senere. Imidlertid er metamorfosegraden og deformasjonsgraden i Tanafjord-Varangerfjord regionen svært lav og vil ikke fremme utstrakt mobilisering.

Uansett hvilke modeller som blir benyttet ser muligheten for større baryttkonsentrasjoner i Tanafjord-Varangerfjordregionen ut til å være små.

Muligheten for baryttmineraliseringer er her ikke vurdert for bergarter som tilhører Barentshav-regionen i Trollfjord-dalen. Det vil være fornuftig å se se på resultatene fra 1984 og 1985 samlet før en videre vurdering blir gjort.

Trondheim, 30. desember 1985 Jan Sverre Sanclaber Jan Sverre Sandstad

LITTERATURLISTE

- Bjørlykke, A. 1983; Sulphur isotope composition of the sandstone-lead deposits in Southern Norway. Nor. geol. unders. 380, 143-158.
- Bjørlykke, A. og Sangster, D.F. 1981: An overview of sandstone lead deposits and their relation to red-bed copper and carbonate-hosted leadzinc deposits. Econ. Geol. 75th Anniv. vol. 179-213.
- Blatt, H., Middleton, G. og Murray, R. 1980: Origin of sedimentary rocks. Prentice-Hall, New Jersey. 2nd edition, 782s.
- Edwards, M.B. 1984: Sedimentology of the Upper Proterozoic glacial record, Vestertana Group, Finnmark, North Norway. Nor. geol. unders. Bull. 394, 1-76.
- Hanor, J.S. 1979: The sedimentary genesis of hydrothermal fluids. I Barnes, H.L. (red): Geochemistry of hydrothermal ore deposits. J. Wiley & Sons, New York. 2nd edition, 137-172.
- Rickard, D.T., Willden, M.Y., Marinder, N.E. og Donally, T.H. 1979: Studies on the genesis of the Laisvall sandstone lead-zinc deposit, Sweden. Econ. Geol. 74, 1255-1285.
- Roberts, D. 1985: The Caledonian fold belt in Finnmark: a synopsis. Nor. geol. unders. Bull. 403, (i trykk).
- Russell, M., Hall, A.J., Willan, R.C.R., Allison, I., Anderton, A. og Bowes, G. 1984: On the origin of the Aberfeldy celsian+ baryte+base metal deposits, Scotland. IMM Prospecting in glaciated terrain 1984, Scotland. 159-170.
- Sand, K. 1985a: Oppfølging av Ba-anomali på Varangerhalvøya. NGU-rapport 85.098, 11s.
- Sand, K. 1985b: En undersøkelse av Ba-innholdet i bekkesedimentenes grovfraksjon fra Trollfjord-Komagfjordområdet, Varangerhalvøya. NGUrapport 85.126, 7s.

- Sandstad, J.S. 1985a: Geologisk bakgrunn for baryttprospektering i Finnmark. NGU-rapport 85.130, 17s.
- Sandstad, J.S. 1985b: Geologisk feltrapport fra baryttundersøkelsene i Finnmark i 1985. NGU-rapport 85.195, 24s.
- Siedlecka, A. 1985: Development of the Upper Proterozoic sedimentary basins of the Varanger Peninsula, East Finnmark, North Norway. Geol. Surv. Finland Bull. 331, 175-185.
- Siedlecka, A. og Siedlecki, S. 1971: Late Precambrian sedimentary rocks of the Tanafjord-Varangerfjord region of Varanger Peninsula, Northern Norway. Nor. geol. unders. 269, 246-294.
- Siedlecki, S. 1980: Geologisk kart over Norge, berggrunnskart Vadsø M 1:250 000. Nor. geol. unders.

Tabell 2.

Prøve	Kartblad		bord	inate	r Bergart	Stratigrafisk Barium			
nr.	nr.	navn				plassering	∆c/s	ppm	
4001	2335 IV	Tana	539	196	dolomitt	Nyborgfm.			
4002	u	н	II	41	dolomitt	Nyborgfm.	560		
4003	2336 II	Kongsfjord	766	256	sandstein	Løkvikfjellgr.			
4004	2436 III	Båtsfjor d	011	379	sandstein	Båsnæringfm.	62 0	372	
4005	24 3 6 II	Syltefjord	900	281	slamstein	Båtsfjordfm.	599	275	
4006	2336 11	Kongsfjord	794	370	sandstein	B å snæringfm.			
4007	mangler								
4008	2336 II	Kongsfjord	677	344	slamstein	B åtsf jorfm.	618		
4009	16	6	II	н	slamstein	B åtsf jordfm .			
4010	u	6	680	342	slamstein	B å tsfjordfm.			
401 1	14	И	681	343	konglomerat	Løkvikfjellgr.	598		
4012	n	16	н	н	sandstein	Løkvikfjellgr.	726	2100	
4013	ěl.	н	682	342	sandstein	Løkvikfjellgr.	611	657	
4014	н	11	и	н	lei rs kifer	Løkvikfjellgr.	593		
4015	ίΙ.	64	685	334	sandstein	Løkvikfjellgr.	615		
4016	2336 III	Trollfjord	664	366	sandstein	B åsnær ingfm .			
4017	ш	11	662	362	sandstein	Båsnæringfm.	551	630	
4018	H	н	647	355	siltstein	B ā ts f jordfm.			
4019	41	ii	61	•)	siltstein	Båtsfjordfm.	606	344	
4020	11	0	и	0	siltstein	Båtsfjordfm.	628		
4021	H	и	654	346	siltstein	Batsfjordfm.			
4022	н	II.	660	341	sandstein	B a tsfj or dfm.			
4023	н	64	6 61	3 07	kvartsitt	Hanglcærrofm.	573		
4024	4	П	6 6 2	308	kvartsitt	Gamasfjellfm.	5 7 4		
4025	14	14	664	3 07	slamstein	Vaggefm.	587		
4026	61	16	664	324	slamstein	Stangenesfm.	602		
4027	11	0	629	338	sandstein	Dakkovarrefm.	574		
4028	Ш	11	600	336	sandstein	Dakkovarrefm.	611		
4029	10	14	601	3 38	siltstein	B å tsfjordfm.	613		
4030	64	п	585	321	sandstein	Ekkerøyfm⊾	637	645	
4031	"	8 1	581	318	sandstein	Grønnesfm.			
4032	11	н	567	325	leirskifer	Dakkovarrefm.			
4033	n	н	14	н	leirskifer	Dakkovarrefm.	569	224	

Prøve	e Kartblad		blad K	oord [.]	inater	r Bergart	Stratigrafisk Barium				
nr.	nr	•	navn				plassering	∆c/s	ppm		
4034	2336	I	Berlevåg	816	625	sandstein	Løkvikfjellgr.				
4035	ш		н	832	600	siltstein	Løkvikfjellgr.	619	1000		
4036	н		u	832	582	sandstein	Løkvikfjellgr.	601	446		
4037	2335	I	Oardujavri	707	057	siltstein	Breivikfm₊	568			
4038	16		li	717	057	siltstein	Breivikfm.				
4039			н	н	11	sandstein	Breivikfm.				
4040	41		н	725	063	siltstein	Breivikfm.				
4041	10		н	729	067	sandstein	Breivikfm.				
4042	н		в	742	064	siltstein	Breivikfm.				
4043	ài.		н	752	043	siltstein	Breivikfm.				
4044	U		16	п	14	sandstein	Manndraperelv1.	572			
4045	п		н	762	040	sandstein	Manndraperelv1.	,			
4046	н		и	765	036	siltstein	Manndraperelv1.	588			
4047	2335	IV	Tana	658	027	sandstein	Manndraperelv1.				
4048	2435	ΙIΙ	Vadsø	990	785	siltstein	Andersbyfm.				
4049	н		н	н	41	sandstein	Andersbyfm.				
4050	н		11	4	ai.	sandstein	Andersbyfm.	578			
4051	н		14	931	797	sandstein	Andersbyfm.				
4052	U		н	н	11	sandstein	Paddebyfm.	560			
4053	U.		H	ai -	н	sandstein	Paddebyfm.				
4054	ы		14	μ	11	sandstein	Paddebyfm.				
4055	н		41	932	799	sandstein	Golneselvfm.				
4056	п		li	н	в	sandstein	Golneselvfm.				
4057	11		1L	н	Li.	konglomerat	Golneselvfm.	618			
4058	2335	ΙI	Nesseby	880	864	slamstein	Stangenesfm.	594			
4059	н		16	п	14	siltstein	Stangenesfm.				
4060	н		н	4	n	sandstein	Stangenesfm.				
4061	п		14	882	871	sandstein	Dakkovarrefm.	640	475		
4062	п		14	μ	•1	sandstein	Dakkovarrefm.				
4063	11		11	874	859	sandstein	Grønnesfm.				
4064	ài.		II.	н	11	sandstein	Grønnesfm.				
4065	Ц		11	878	853	sandstein	Grønnesfm.	584			
4066	н		ίΙ.	N	It	siltstein	Ekkerøyfm.				
4067	п		14	ц	в	siltstein	Ekkerøyfm.	498	420		
4068	2335	I	Oardujavri	740	963	siltstein	Innerelvl.	582			

Prøve	e Kartblad		blad K	Koordinater Bergart			Stratigrafisk Barium			
nr.	nr.	• _	navn				plassering ,	∆c/s	ppm	
4069	2335	I	Oardujavri	753	979	slamstein	Innerelvl.			
4070	Ц		16	740	988	siltstein	Innerelv1.	628		
4071	ц		11	739	988	siltstein	Innerelvl.	622	676	
4072	ម		н	11	н	sandstein	Manndraperelvl.	569		
4073	11		16	733	991	siltstein	Manndraperelv1.			
4074	п		н	727	995	sandstein	Manndraperelvl.			
4075	II		Ш	722	995	siltstein	Manndraperelv1.	595	230	
4076	14		41	720	995	siltstein	Manndraperelvl.			
4077	2335	II	Nesseby	744	935	konglomerat	Lillevatnl.			
4078	u		61	n	16	sandstein	Lillevatnl.			
4079	н		II	739	936	sandstein	Lillevatnl.	614		
4080	11		61	737	942	sandstein	Innerelvl.	744	2200	
4081	н		11	737	943	sandstein	Innerelvl.			
4082	41		н	734	949	slamstein	Innerelvl.			
4083	16		н	726	904	tillitt	Mortensnesfm.			
4084	14		11	718	911	leirskifer	Lillevatnl.			
4085	0		u.	-	•1	leirskifer	Lillevatnl.			
4086	н		14	709	919	sandstein	Lillevatnl.	570		
4087	н		п	708	895	slamstein	Nyborgfm.			
4088	н		14	709	891	tillitt	Mortensnesfm.	540	140	
4089	н		н	715	881	tillitt	Mortensnesfm.	587		
4090	н		Ш	716	881	sandstein	Mortensnesfm.	808	2700	
4091	н		н	717	881	tillitt	Mortensnesfm.			
4092	н		н	14	ы	siltstein	Nyborgfm.	535	154	
4093	н		Ш	64	н	siltstein	Nyborgfm.			
4094	н		н	719	879	siltstein	Nyborgfm.			
4095	61		н	716	863	siltstein	Smalfjordfm.	617		
4096	2335	I۷	Tana	503	984	slamstein	Innerelv).	569		
4097	0			508	997	slamstein	Innerelvl.	698	2700	
4098	н		u	507	999	sandstein	Innerelvl.	563		
4099	и		и	507	001	slamstein	Innerelvl.			
4100	ч		41	497	997	slamstein	Innerelvl.			
4101	2336	III	Trollfjord	599	417	slamstein	Grasdalfm.	568		
4102	ч		11	597	416	siltstein	Nyborgfm.	573		
4103	н		11	600	410	siltstein	Grasdalfm.			

Prøve	Kartblad		olad Ko	bord	inate	r Bergart	Stratigrafisk	Ba	rium
nr.	nra	·	navn				plassering	∆c/s	ppm
4104	2336	III	Trollfjord	599	409	dolomitt	G ra sdalfm .	508	10
4105	μ		14	560	398	siltstein	Grasdalfm.	601	
4106	11		н	549	366	slamstein	Grasdalfm.	597	
4107	н		н	525	280	sandstein	Grønnesfm.		
4108	н		н	ы	41	sandstein	Stangenesfm.		
4109	84			534	262	sandstein	Ekkerøyfm.	711	2700
4110	2 33 5	ΙI	Nesseby	716	881	siltstein	Mortensnesfm.		
4111	ы		11	ш	н	sandstein	Mortensnesfm.	870	3900
4112	2335	IV	Tana	469	010	sandstein	Manndraperelvl,	563	
4113	н		н	465	010	slamstein	Innerelv1.	615	
4114	16		и	п	0	slamstein	Innerelvl.	62 0	
4115	ěl.		н	468	105	leirstein	Innerelvl.		
4116	61		μ	476	107	slamstein	Innerelvl.	584	
4117	19		и	599	138	sandstein	Lillevatnl.	573	149
4118	и		н	601	134	slamstein	Innerelvl.	627	
4119	и		н	602	125	leirstein	Innerelvl.		
4120	0			607	110	sandstein	Manndraperelv1.	603	
4121	N		61	6 08	106	sandstein	Manndraperelv1.	, 583	
412 2	41		61	618	099	siltstein	Breivikfm.	572	
4123	10		н	621	102	slamstein	Breivikfm.	619	
4124	n		и	535	966	tillitt	Mortensnesfm.	641	
4125	2335	I	Oardujavri	692	194	sandstein	Manndraperelv1.	584	260
4126	Ш		41	705	184	siltstein	Breivikfm.	627	
4127	0		0	703	180	siltstein	Breivikfm.		
4128	ш		14	700	179	sandstein	Breivikfm.		
41 2 9	ш		41	698	177	siltstein	Manndraperelv1.	,	
4130	2335	I۷	Tana	547	169	slamstein	Innerelvl.	576	
4131	2336	II	Kongsfjord	754	265	sandstein	Dakkovarrefm.	665	936
4132	0		16	755	268	sandstein	Løkvikfjellgr.	580	

Tabell 3.

Side 2

15. HAY 1985

Prosjek	thr: 188	50.	12						ubba	rag	ISNT: 14	775	545							
	400	14	40	05	401	12	40	13	40	17	401	19	403	50	403	33	403	5	403	36
SiO2	85.51	z	45.36	7	71.33	z	83.98	z	87,65	%	80.99	7.	83.71	z	63.40	%	59.49	x	91.23	7.
A1203	4.95	z	9.85	z	12.06	z	6,78	z	5.70	x	6,80	z	8.39	z	17.74	z	15.99	z	3.75	7.
Fe203	1,32	z	4,46	z	4.85	7.	3.46	z	1.24	z	2,13	7	.19	7.	4,40	7.	7,43	z	1,22	*
Ti02	,43	x	.52	z	.66	z	.29	z	,19	%	. 59	z	. 47	z	.96	z	1.21	X	,16	7.
MgO	,67	z	6.74	2	1,30	z	.68	%	, 42	z	1,64	z	.09	z	1.31	z	1.69	z	,23	7
CaO	.77	z	11.69	z	.68	z	.16	*	,12	%	2.00	z	.13	z	,20	x	2,26	%	,12	7
Na20	. 4	z	.6	z	, 7	7.	1.3	z	٢.1	%	.9	z	2.2	z	2.0	z	2.4	X	.2	x
K20	2.89	z	3,30	z	3,55	%	1.54	x	3.20	%	2.72	×	3,42	7	5.34	z	4.06	z	2.00	z
MnO	.02	x	, 07	X	.07	z	< .01	z	< ,01	7	.02	z	< .01	z	.01	z	.14	%	.01	z
P205	,07	¥	,13	z	.04	z	, 0ភ	*	,03	z	. 06	z	.03	z	.09	7.	.15	x	< .01	z
G1. 100	1,08	x	16.29	z	3.17	7	1.09	*	,83	%	2.64	z	.33	z	2.60	7	3.45	*	,43	7.
SUM	98.11	x	99.01	z	98.41	z	99.33	7	99.38	7.	100.49	z	98.96	z	98.05	*	98.27	z	99.35	x

-32-

15.MAY 1985

Prosjel	ctors 18	86.	12							Oppdr	rag	snr: 14	9/84	4								
	40	61	40	67	407	71		407	75	408	30	400	88	409	0	409	25	409	7	4	104	1
Si02	84,90	z	58.23	x	79.66	z	86,	97	x	75.30	z	75.91	x	95.25	z	29.52	z	58.43	z	.0	5 %	1
A1203	7.58	7	7,47	*	7.89	7	6.	77	z	9.65	7.	9.09	z	1.11	z	7.85	%	17.30	X	.1	0 Z	4
Fe203	1.41	z	19.10	*	4,36	z	1.	63	*	5.43	x	5.40	z	, 65	z	3,31	×	8.78	X	.1	1 2	4
Ti02	.26	z	.36	*	. 39	z		30	7	.24	x	.74	7.	. 07	z	, 39	z	.97	x	. 0	1 7	Ľ
NgO	, 30	z	1.74	x	1.06	x		53	7	1.13	z	2.00	z	.26	z	12.19	%	3.23	x	21.9	6 %	4
CaO	,19	z	.41	%	, 38	z		12	z	.85	z	.26	z	,45	x	16.09	x	. 31	z	31.1	1 2	4
Na20	1.7	7	1.4	%	1.5	z		.6	*	2.1	z	1.8	z	.1	7	1.1	x	1.6	X	٢.,	1 7	c
K50	2.74	x	5.03	X	1.18	z	1.	59	*	,63	z	1.05	x	. 18	z	2.21	z	3,61	x	< .0	1 X	٤
MnO	< .01	z	. 37	*	.35	x	,	03	z	.02	z	. 03	x	.03	z	.21	%	.23	x	. 0	s 1	ĸ
P205	.02	z	< ,01	%	,05	%	٢.	01	%	.31	7.	.06	X ·	< .01	z	.11	x	.14	7	< .0	1 7	c
G1. 14p	,54	z	7.48	*	2.21	z	1.	36	x	1.88	z	2.27	7.	1.22	*	26.65	z	4.32	z	46.8	4 7	Ľ
Sum	99,54	x	98.59	X	99.03	z	99.	90	%	97.54	x	98.61	%	99.32	x	99.63	z	98.92	7.	100.2	0 7	Ľ

15.MAY 1985

Prosjel	ctnr: 18	56,1	2						uppar	, aú,	snr i	14	47.41
	41 (9	411	1	41	17	41 2	25	413	51		413	33
5102	82.04	z	93.06	z	87.52	z	83.81	z	84.06	%	56	.31	z
A1203	2.60	z	.86	z	5.27	z	6.88	z	7.56	z	20	02	*
Fe203	5.72	7	.58	%	.84	z	2.68	%	1.39	%	8	.20	z
T102	,13	z	,03	z	.07	z	.46	z	.30	%		.97	7.
MgO	1.39	x	.77	z	.55	z	. 41	z	.58	z	2	. 32	z
CaD	1.47	z	1.36	z	1.09	z	.13	2	,19	%		.14	7.
Na20	٢.1	7	۲ , ۱	z	1.3	z	.3	7	1.3	7	1	1.5	z
K20	,92	z	.06	%	.85	z	1.75	z	3,26	*	4	. 47	%
MnO	.24	2	.03	z	.06	z	< .01	z	.01	%		.04	z
P205	٥١ (* <	,01	x	< .01	7,	.03	z	.04	%		, 05	*
G1.tap	3.91	2	2.09	X	1.92	z	1.54	7	, 90	x	4	. 40	z
Sum	98.42	x	98.84	z	99.47	z	97.99	z	99.59	z	98	.42	7.

-34-

22. MAY 1985

Prosj	ektn	r: 1886.1	S			Oppdrags	snr: 149/84	+			
		4004	40.05	4012	4013	4017	4019	4030	4033	4035	4036
Nb		9.ppm	5.ppn	16.ppm	8.ppm	< 5.ppm	8.ppm	8.ppm	24.ppm	19.ppm (5.ppm
Zr		217.ppm	166.ppm	393.ppm	242.ppm	97.ppm	262.ppm	362.ppm	302.ppm	487.ppm	106.ppm
Y		18.ppm	19.pp#	32.ppm	21.ppm	17.ppm	18.ppm	15.ppm	47.ppm	48.ppm	12.ppm
Sr		35.ppm	150.ppm	62.ppm	65.pp#	31.ppm	45.ppm	74.ppm	30.ppm	130.ppm	30.ppm
Rb		61.ppm	99.ppm	133.ppm	51.ppm	88.ppm	75.ppm	100.ppm	251.ppm	147.ppm	54.ppm
Zn		16.ppm	36.ppm	70.ppm	51.ppm	12.ppm	25.ppm 4	5.ppm	61.ppm	113.ppm	9.ppm
Ba		372, ppm	275.ppm	.21 %	657.ppm	551.ppm	344.ppm	645.ppm	224.ppm	.10 %	446.ppm
Sn	(10.ppm <	10.ppm 4	(10.ppm (10.ppm	< 10.ppm	(18.ppm (10.ppm (10.ppm	< 10.ppm <	10.ppm
Mo	<	5.ppm	7.ppm	(5.ppn (5.ppm	< 5.ppm	< 5.ppm (5.ppm <	5.ppm	< 5.ppm <	5.ppm
Pb	<	10.ppm	34.ppm	172.ppm	13.ppm	10.ppm	< 10.ppm	20.ppm	15.ppm	27.ppm <	10.ppm
Th	<	10.ppm <	10.ppm	14.ppm	10.ppm	< 10.ppm	(10.ppm (10.ppm	23.ppm	17.ppm <	10.ppm

**

22.MAY 1985

Prosje	ektr	nr: 1886.	12							Oppdrag	151	149/F	4							
		4061		4067		4071		4075		4080		4088		4090		4092		4097		4104
ND		6.ppm		6.ppm		9.ppm		8.ppm	<	5.ppm		10.ppm	<	5.ppm		12.ppm		15.ppm	<	5.ppm
Zr		273.ppm		151.ppm		196.ppm		281.ppm		96.ppm		283.ppm		178.ppm		138.ppm		196.ppm		16.ppm
Y		11.ppm		16.ppm		14.ppm		17.ppm		15.ppm		29.ppm	<	5.ppm		20.ppm		42.ppm	<	5.ppm
Sr		62. ppm		52.ppm		46.ppm		23.ppm		145.ppm		42.ppm		27.ppm		89.ppm		63.ppm		101.ppm
Rb		71.ppm		68.ppm		46.ppm		54.ppm		19.ppm		32.ppm	<	5.ppm		85.ppm		134.ppm	٢	5.ppm
Zn		12.ppm		113.ppm		52.ppm		28.ppm		63.ppm		88.ppm		16.ppm		57 . ppm		122.ppm		12.ppm
Ba		475.ppm		420.ppm		676.ppm		230.ppm		.22. %		140.ppm		.27 X		154.ppm		, 27 X	<	10.ppm
Sn	<	10.ppm	۲	10.ppm	<	10.ppm	¢	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	18.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm
Mo	۲	5.ppm	<	5.ppm	۲	5.ppm	<	5.ppm	<	5.ppm	٢	5.ppm	<	5.ppm	۲	5.ppm	٢	5.ppm	۲	5.ppm
Pb		12.ppm		14.ppm		85.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm		33.ppm	۲	10.ppm
Th	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm	<	10.ppm		10.ppm		13.ppm	<	10.ppm

-36-

Prosjektnr: 1886.12 Oppdragsor: 149/84 4109 4111 4117 4125 4131 4133 Nb < 5.ppn K 5.ppm < 5.ppm 9.ppm 5.ppm 14.ppm Zr 329.ppm 49 . ppm 69. ppm 370.ppm 148.ppm 216.ppm Y 20. ppm < 5.ppm (5.ppm 23.ppm 17.ppm 36.ppm Sr 107,ppm 31.ppm 20.ppm 35.ppm 75.ppm 59.ppm Rb 40.ppm < 5.ppm 24.ppm 70. ppm 87. ppm 183.ppm Zn 31.ppm 7.ppm 16.ppm 28.ppm 17.ppm 95.ppm Ba .27 % . 39 % 149.ppm 260.ppm 936.ppm 962.ppm Sn 10.ppm < 10.ppm < 10.ppm < 10.ppm < 10.ppm < 10.ppm < No 5.ppn (< 5.ppm (5.ppm (5.ppm < 5.ppm (5.ppm Pb < 10.ppm < 10.ppm < 10.ppm 11.ppm (10.ppm 19.ppm Th 10.ppm < 10.ppm < 10.ppm < < 10.ppm < 10.ppm 14.ppm

22.NAY 1985



