

Björn Jónasson  
81/01



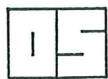
 GREINARGERÐASAÐAN

JARÐFRÆÐI Á SVÆÐI SULTARTANGAVIRKJUNAR

Björn Jónasson

Bjj-81/01

Mai 1981



**ORKUSTOFNUN**  
GRENSÁSVEGI 9, 108 REYKJAVÍK

**GREINARGERÐ**

---

JARÐFRÆÐI Á SVÆÐI SULTARTANGAVIRKJUNAR

Björn Jónasson

BjJ-81/01

Mai 1981



# ORKUSTOFNUN

Vatnsorkudeild

Dags.

Tilv. vor

Dags.

Tilv. yðar

Landsvirkjun  
Hr. Jóhann Már Mariusson, yfirverkfr.  
Háaleitisbraut 68  
108 Reykjavík

Reykjavík, 20. maí 1981.

## JARÐFRÆÐI Á SVÆÐI SULTARTANGAVIRKJUNAR

Greinargerð þessi er gerð samkvæmt beiðni Verkfræðistofu Sigurðar Thoroddsen. Hún er einkum byggð á rannsóknum, sem framkvæmdar voru sumarið 1980, samkvæmt samningi milli Orkustofnunar og Landsvirkjunar, enda var sú tilhögun, sem nú er komin til verkhönnunar þá fastmótuð. Greinargerð þessi er að miklu leyti samantekt á fjölda greinargerða, sbr. heimildarlista, sem þegar hefur verið komið á framfæri við hlutaðeigandi. Hér sér því dagsins ljós fyrsta jarðfræðilega heildaryfirlitið í kjölfar rannsóknanna frá 1980 ásamt þeim viðbótum sem orðið hafa í túlkun jarðlaga og tenginga þeirra á jarðgangaleið. Í þessari lýsingu er fyrst og fremst fjallað um þá tilhögun sem nú er komin á verkhönnunarstig. Í lokaskýrslu Vatnsorkudeildar sem mun bera heitið "Sultartangavirkjun. Jarðfræði- og grunnvatnsrannsóknir 1980" verður aftur á móti fjallað um allar þær rannsóknir sem framkvæmdar voru og niðurstöður þeirra.

Virðingarfyllst;

Haukur Tómasson  
Haukur Tómasson

Davíð Egilson  
Davíð Egilson

Björn Jónasson  
Björn Jónasson

EFNISYFIRLIT

	Bls.
1 JARÐFRÆÐI Á SVÆÐI SULTARTANGAVIRKJUNAR .....	1
1.1 Þróun rannsókna .....	1
1.2 Jarðfræðilegt yfirlit .....	1
1.3 Stíflustæði á Sultartanga og nágrenni .....	3
1.4 Jarðgangaleið og stöðvarhússtæði í Sandafelli .....	6
1.5 Frárennslisskurður um Haf .....	11
HEIMILDASKRÁ .....	14

MYNDASKRÁ

1 Yfirlitsmynd af Sultartangavirkjun .....	16
2 Jarðfræðikort af Sultartanga og nágrenni .....	17
3 Jarðlagasnið stíflustæðis .....	18
4 Jarðgrunnskort af Sultartanga og nágrenni .....	19
5 Jarðlagasnið af jarðgangaleið .....	20
6 Staðsetningarkort á Hafi - Frárennslisskurður (2 bl.) ....	21
7 Langsnið frárennslisskurðar - þykkt lausra jarðlaga (3 bl.)	23

1 JARÐFRÆÐI Á SVÆÐI SULTARTANGAVIRKJUNAR

1.1 Þróun rannsókna

Jarðfræðirannsóknir í Sultartanga og nágrenni hófust með kjarna- og borrobórun á árunum 1965-68. Árið 1971 héldu rannsóknir áfram með kjarnaborun ásamt almennri kortlagningu jarðlaga. Árin 1974 og 1975 var ákveðin virkjunartilhögun rannsókuð fyrir verkhönnun. Rannsóknir fólust í kjarnaborun, könnun lausra jarðlaga, efnisleit, nákvæmnis- kortlagningu jarðlaga o.s.frv. Frá árinu 1977 til dagsins í dag hafa jarðfræði- og grunnvatnsrannsóknir á svæðinu verið samfelldar og þungir rannsókna farið stigvaxandi milli ára. Þessar umfangsmiklu rannsóknir hafa smám saman aukið við upplýsingarnar um jarðlagaskipan Sultartanga-svæðisins. Í ljósi undangenginna rannsókna og niðurstaðna þeirra hafa orðið tölverðar breytingar á tilhögun Sultartangavirkjunar, og jafnframt fengist fyllri jarðfræðileg mynd af svæðinu, sjá tilhögun mannvirkja á mynd 1.

1.2 Jarðfræðilegt yfirlit

Með tilliti til mikils aldursmunar má skipta jarðögum á svæðinu í two meginflokk, þ.e. annars vegar í grunnbergsmyndun og hins vegar í síð-jökul- og nútíma myndun. Jarðtæknilega séð er oft verulegur munur á þessum myndunum t.d. hvað varðar lekt, brotstyrk o.s.frv. Milli þessara myndana er mikið mislægi, sem á fyrst og fremst rætur að rekja til jökulrofs samfara minnkandi upphleðsluhraða. Innan þessara myndana eru einnig minni háttar mislægi, t.d. gamlar dalamyndanir.

Grunnbergsmyndunin kemur fram á yfirborði í nálægum fjöllum og fellum eins og Sandafelli, en aldur jarðlaga þar er í kringum ein milljón ár. Sandafellið er að mestu uppbyggt úr basaltögum ofan 260-280 m hæðar y.s., en rætur þess eru í þeirri hæð. Á takmörkuðu svæði vestast í fellinu er líparít. Neðan við 260-280 m y.s. eykst hlutur setbergs til norðurs samfara mikilli jarðlagaróreglu. Þar eru setlög ríkjandi bergtegund.

Enda þótt jarðmyndanir frá síðjökul- og nútíma séu nátengdar að því er

1981-05-20

varðar aldur, eru þær að mörgu leyti ólíkar. Eðlilegt virðist því að skipta þessum jarðmyndunum í tvennt í nánari lýsingu.

Síðjökultímamyndunin samanstendur einkum af jökulruðningi og vatnaseti sem hlóðst upp fyrir u.p.b. 10-15 þúsund árum. Upprunaleg kornastærð í þessari myndun er aðallega silt, sandur og möl ásamt hnnullungum. Viða hefur þessi myndun náð verulegri samlímingu og er orðin að setbergi. Þar sem þessi myndun er á yfirborði (ekki kaffærð undir þykkum lögum nútímagymndunar) eru efstu 1-2 metrarnir ósamlímdir eða illa samlímdir. Síðjökultímamyndunin liggar yfirleitt sem þunn kápa á grunnsmynduninni. Í hjöllum svo og í lægðum í grunngerfinu nær þykkt hennar tugum metra, en algengt er að þykkt síðjökultímamyndunar sé nokkrir metrar.

Elsti hluti nútímagymndunarinnar er um 10.000 ára og er upphleðslan enn í gangi. Hún er fyrst og fremst samsett úr hinum víðáttumiklu Tungnaárhraunum og lausum setlögum.

Tungnaárhraunin hafa viðast runnið hvert ofan á annað og þá eru oft misþykk laus setlög á milli hraunlaganna, oft nefnd millilög. Vestan og sunnan Sandafells er upphleðslunni svo háttar. Á fyrirhuguðu stíflustæði og nágrenni og milli Búðarháls, Fitjaskóga og Skúmstungna hefur aðeins eitt hraunlag runnið yfir þykkt laust vatnaset (ár- og lónaset). Hraunin eru afar misþykk eða allt að 30 m.

Algeng ásýnd Tungnaárhrauna á Sultartangasvæðinu er þannig, að neðst er gjallkenndur botnkargi. Þykkt hans er afar óregluleg eða á bilinu nokkrir cm til nokkrir metrar. Þá tekur yfirleitt við þéttur kjarni hraunsins, stuðlaður eða kubbaður, en blöðrur vaxa er ofar dregur. Þétti kjarninn er venjulegast þykkti hluti hraunsins nema til jaðrana og líklegast kringum gervigíga þar sem þeir eru á sínum upprunalega stað. Efst tekur síðan við yfirborðskargi hraunlagsins, sem er samsettur úr gjalli, bombum, þéttum hraunblokkum og steinum. Yfirleitt er þykkt hans nokkrir m nema þar sem gervigigar eru og við hraunjaðar en þar nær karginn viða 5-10 m þykkt. Karginn er algjörlega ósamlímdur og mjög lekur.

1981-05-20

Lausu setlögini skiptast í vatnsborið efni (ár- og lónaset), sem er t.d. tugir metra að þykkt undir hrauninu THi milli Búðarháls, Fitjaskóga og Sandafells og fokborið efni (gjóska, fokmold og foksandur). Þessi setlög tvinnast viða inn í hraunlagastaflann og liggja ofan á honum.

Nútímagyndunin hefur þannig fyllt upp miklar lægðir í grunnbergsgynduninni og skapað flatneskjuna sunnan, vestan og austan Sandafells.

Að því er varðar upphleðslu og uppruna eru fyrrgreindar myndanir mjög svipaðar. Það sem skilur milli þeirra er aldurinn. Með tímanum fergist og límist lausa setið í setberg og nútímahraunin, eða einkum kargi þeirra, fyllast af leir og holufyllingum og verða þannig minna gegn-dræp og að samliðmu og jafnvel hörðu bergi.

### 1.3 Stíflustæði á Sultartanga og nágrenni

Til könnunar á jaröögum á stíflustæði var einkum beitt eftirfarandi rannsóknaraðferðum: Gryfjugerð ásamt sýnatöku til að kanna þykkt, gerð og eiginleika lausu jarölaganna, hljóðhraðamælingum til þykktarákvörðunar á lausum jaröögum og til að finna hugsanleg veikleikasvæði í hrauninu, loft- og kjarnaborun til könnunar á jarölagabykktum, jarölagaskipan og eiginleikum jarölaganna, segul- og viðnámsmælingar til könnunar á útbreiðslu hrauna, jarölagaskipan o.fl.

Stíflan mun að mestu verða byggð á Tungnaárhrauninu THi nema í farvegi Þjórsár og rótum Sandafells. Þar verður undirstaðan grunnberg á rúmlega 100 m kafla, mynd 2.

Gera verður ráð fyrir að lítið sé um laus jaröög í farveginum sjálfum. Þó sýna hljóðhraðamælingar allt að 7 m þykkt við vatnsborð í vestari bakka Þjórsár sem er þar líkast til staðbundið. Við sjálfan stífluendann í rótum Sandafells er þykkt lausra jaröлага örfáir metrar. Í farveginum ætti stíflan að hvíla á efsta hluta dílabasaltslags. Það er reyndar mjög kargakennt í borholu SF-3, sem er austasta holan á jarðgangaleiðinni í Sandafelli. Stíflan liggur síðan upp á þétt, stuðlað og straumflögótt þóleiitbasaltlag, sem er í stálinu í vestari bakka árinnar. Eins og fyrr segir mun stíflan að öðru leyti hvíla á hrauninu THi og er jarölagaskipan

1981-05-20

---

sýnd á mynd 3. Lausu jarðlögin samanstanda af foksandi, vatnsbornum sandi og möl, vikri, fínsandi og silti annars vegar og yfirborðskarga hraunsins THi hins vegar. Þykkt þessara laga saman er yfirleitt á bilinu 3-5 m samkvæmt niðurstöðum borana, en 4-6 m samkvæmt hljóðhraðamælingum. Þar undir tekur við blöðrött og sprungið hraun, sem þéttist smáum saman er neðar dregur, þar til botnkarginn tekur við. Erfitt var að ákvarða þykkt hans, en gera má ráð fyrir að hún spanni nokkra cm til nokkra m. Undir hrauninu er laust set, líklega að mestu ár- og lónaset. Í kjarnaholum í Sultartanga og sunnan Tungnaár er efsti hluti setsins mjög malarríkur en kornastærð setsins verður finni er neðar dregur eða sandur og siltur. Svarfsýni úr loftborsholum, sem náðst hafa úr efsta hluta setsins, eru í mörgum tilvikum vikurrík. Þykkt þessa setlags skiptir tugum metra enda er þetta sami setlagastaflinn og borað var í gegnum á gamla stíflustæði Búðarhálsvirkjunar milli Fitjaskóga og Búðarháls og reyndist þar vera um 50 m þykkur. Á tveimur stöðum á stíflustæðinu ná borholur grunnbergi. Annars vegar við Þjórsá, en þar nær hraunið upp á Sandafellsgrunnbergið, sem er öfugt segulmagnað dílabasalt, og hins vegar sunnan Tungnaár á austasta hluta stíflustæðisins.

Lausa setið hefur sléttar út óreglulegt yfirborð hraunkargans og kafffært hann víðast hvar, sjá mynd 4. Setið er afar breytilegt að þykkt og gerð. Í Sultartanganum er fokefni ríkjandi, þ.e. fokmold, foksandur og gjóska í efsta hluta lausa setsins. Viða má þó finna vatnsflutt efni möl, sand og silt einkum í neðri til neðsta hluta þess. Vatnsbornu efnanna gætir í meira mæli í nágrenni Tungnaár. Sunnan Tungnaár er sömu sögu að segja um breytilega þykkt lausa setsins en vatnsborna efnið er þar ríkjandi, einkum möl og sandur. Þetta efni er víðast á yfirborði (undanskilinn er stærsti hluti yfirfallsstæðisins en þar er fokefni ríkjandi nema syðst). Þar undir er í mörgum tilvikum lagskiptur fín-sandur og silt sem liggur á karganum. Þetta lagskipta efni er þétt og heldur uppi vatni sem á einkum rætur að rekja til leka úr Tungnaá og af-rennslis af vestasta hluta Búðarhálsins. Ekki er hér um samfellit lag að ræða.

Hraunið THi tekur við undir lausa setinu. Efsti hluti þess er afar ó-sléttur kargi, sem er einkum gerður úr gjalli og smáum þéttari steinum, en neðst má búast við stærri steinum og blokkum. Úti í Sultartanga er

1981-05-20

karginn afar siltfylltur einkum allra efst og myndar siltið viða óreglu-lega þétt lag í yfirborði kargans. Viðast dregur úr siltmagninu í karg-anum með dýpi. Sunnan Tungnaár er karginn ekki eins siltríkur og er lík-legast að þetta silt-sandlagið ofan á karganum þar sé sambærilegt við siltmettað yfirborð kargans í Sultartanga. Suðaustast á stíflu- og yfir-fallsstæðinu, er karginn nánast ófylltur eða aðeins sandfylltur að hluta.

Hraunið THi er misþykkt á stíflustæðinu í Sultartanganum eða 20-31 m, mynd 3. Aftur á móti er þykkt þess mjög svipuð fyrir sunnan Tungnaá eða 26-28 m að undanskildu svæðinu við stífluendann (PH-40) en þar er þykkt þess aðeins um 9 m enda farið að nálgast hraunjaðar. Þ PH-29 og 34 er botnkarginn þykkur og líklegt að holurnar nái ekki í gegnum hann. Sam-kvæmt borholusniðum þynnist hraunið til jaðranna og setið undir því einnig, en hlutur kargans vex. Þar af leiðandi er sérstakra aðgerða þörf á jaðarsvæðum vegna meiri lekahættu þar en annans staðar.

Gervigígar sjást sem hraukar á yfirborði á við og dreif í Sultartanganum. Þeir sjást í mestum mæli um miðbik stíflustæðisins þ.e. sunnan Tungnaár, en fáir þaðan og austur að yfirfallsstæðinu. Gera verður ráð fyrir að þeir hafi viða rofist burt og kaffærst í lausa setinu. Ennfremur er lík-legt að hluti þeirra hafi flotið frá þeim stað þar sem þeir hlóðust upp, þegar hraunið rann. Þannig er ekki auðvelt að segja til um upprunalega upphleðslustaði þeirra og þar af leiðandi um staðsetningu á þeim veik-leikablettum í hrauninu sem orðið hafa í kringum upphleðslustaðina. Ákveðin fylgni er milli niðurstaðna yfirborðsathugana á gervigígum og hljóðhraðamælinga svo og viðnámsmælinga.

Eftirfarandi ályktanir má draga af niðurstöðum hljóðhraðamælinga:

Stíflustæðið austan við fyrirhugað yfirfallsstæði er á þunnu, en þó sæmi-legu hrauni. Frá yfirfallsstæðinu að svæðinu milli PH-34 og 35 er þétt, jafnvel mjög þétt hraun, mynd 3. Þar byrja að koma fram veikari blettir og fjölgar þeim að Tungnaá. Sú þróun heldur áfram í Sultartanga að PH-30, en þar tekur við veikasta hraunið á stíflustæðinu. Hljóðhraði í hrauninu í Sultartanga, mælist vera á bilinu 2,5-3,2 km/s og er það heldur minni hraði en mælist annars staðar í þessu hrauni, t.d. niðri á Hafi og á stíflustæðinu sunnan Tungnaár. Bendir þetta til að hraunið sé veikara

1981-05-20

hér en annars staðar. Hljóðhraðaákvörðun er þó frekar óörugg á þessu svæði, því að hljóðhraðasniðin eru mjög óregluleg. Nokkur snið eru það óregluleg að erfitt er að túlka þau nema með hliðsjón af sniðunum í kring. Þetta gæti stafað af því, að þarna finnist sérlega veikir punktar eða pyttir. Snið sem mælt var yfir uppgrafinn gervigíg sýnir brot í hljóðhraðalinuritinu. Tilsvarandi brot sést ekki á öðrum línuritum. Þrátt fyrir að hljóðhraðinn á þessu veikleikasvæði í Sultartanga gefi til kynna mismunandi styrkleika í hrauninu, skal bent á að mesti hljóðhraðinn þar ( $2,9 \text{ km/s}$ ) er sá sami ( $2,8-2,9 \text{ km/s}$ ) og mælist á svokölluðum veikum blettum sunnan Tungnaár. Er því líklegt að allt hraunið þar sé fremur veikt. Um 150 m frá Þjórsá vottar fyrir hærri hljóðhraða ( $3,2 \text{ km/s}$ ). Komið hefur fram sú kenning að lághraðasvæðið á Sultartanga eigi rætur sínar að rekja til þess að þar rann hraunið yfir vatn og eðju, en afleiðing þess er myndun kubbabergs og gufusprengingar í hrauninu. Við Þjórsá hafi hraunið hins vegar komist upp á grunnberg eða þurrlendissvæði og hafi þannig orðið fyrir óverulegum vatnskælingaráhrifum sbr. tilheyrandi hljóðhraðaaukningu. Og að lokum gefi lághraðinn í eystri bakka Þjórsár til kynna að þar sé hraunjaðar.

Ítarlegar dæluprófanir voru framkvæmdar á tveimur stöðum á fyrirhuguðu stíflustæði þ.e. annars vegar í Sultartanga og hins vegar sunnan Tungnaár. Meðallektin neðan yfirborðskarga reyndist vera um  $1,5 \times 10^{-3} \text{ m/s}$  og eru þær niðurstöður í góðu samræmi við þær dæluprófanir, sem framkvæmdar voru í sama hrauni á fyrirhuguðu stíflustæði milli Búðarháls og Fitjaskóga. Út frá dæluprófunum og niðurstöðum jarðfræðirannsóknna má búast við óreglu í lekt hraunsins.

Byggingarefnisrannsóknir sýna að á og í næsta nágrenni við austurhluta stíflustæðis, beggja megin Tungnaár, megi ná rúmlega 3 milljónum  $\text{m}^3$  af möl og sandi, sem þar er til staðar, á rúmlega  $2 \text{ km}^2$  svæði. Efni þetta er líklegast nothæft sem síu- og/eða steypuefni.

#### 1.4 Jarðgangaleið og stöðvarhússtæði í Sandafelli

Umfangsmiklar kjarnaboranir fóru fram í Sandafelli árið 1980. Alls voru boraðar ellefu holur, SF-1-11, samtals um 1530 m. Áður hafði fellið verið kortlagt með tilliti til jarðlaga og brotalína. Jarðlagakort-

1981-05-20

lagningin er þó ófullkomin vegna lausra jarðmyndana, sem hylja berggrunninn að mestu leyti. Árið 1975 voru boraðar fjórar grunnar kjarnaholur, ST-10-13, niður undir Þjórsá, í suðausturhorni Sandafells ásamt nákvæmniskortlagningu af svæðinu í nágrenni þeirra.

Aldur jarðlaga í Sandafelli er um og yfir ein milljón ár, ef gengið er út frá því, að normalt segulmögnuðu lög, sem ná allt að 70-80 m heildarþykkt, séu frá segultímanum Jaramillo. Basalt er ríkjandi bergtegund. Setlög, einkum jökulbergs-, völubergs- og sandsteinslög, eru fremur fá og þunn í syðsta hluta fellsins, en hlutur þeirra vex til norðurs þar sem þau ná a.m.k. 50-60 m þykkt. Líparít er til staðar vestast í Sandafelli og er þar fremur staðbundið. Ennfremur finnast súr móbergs- og gjóskulög. Almennt séð er töluverð jarðlagaóregla í Sandafelli og vex hún til norðurs og austurs samfara eldri og dýpri jarðlögum. Basaltstaflinn frá segultímanum Jaramillo skilur annars vegar á milli óreglu í jarðlagappaþbyggingu fyrir neðan og hins vegar reglulegrar jarðlagappaþbygginingar fyrir ofan og hefur þannig jafnað út það landslag sem var til staðar áður en Jaramillobasaltsyrpan hlóðst upp, sjá mynd 5. Óreglan í jarðlagappaþbyggingu stafar af samverkandi þáttum rofs, upphleðslu og líklegast misgengja. Efst í þessum óreglugægilega jarðlagastafla er lega aðrennslisganga áætluð.

Tilhögun ráðgjafa gerir ráð fyrir aðrennslisgöngum með stefnuna N67°A um miðbik Sandafells, og stöðvarhúsi í vesturrótum fellsins. Í greinargerð Sveins Þorgrímssonar, Sandafell - Jarðgöng, Bergtæknileg greining, frá því í janúar 1981, er talið álitlegast út frá berggæðamati á kjarna úr þeim borholum sem eru á jarðgangaleiðinni, að göngin verði með botn-hæð 260 m y.s. frá inntaki (sbr. SF-3) og vestur að borholu SF-4 en þaðan hækki þau til vesturs að stöðvarhúsi um 10 m á u.p.b. 600 m kafla. Göngin munu þannig að mestu leyti liggja í basalt- og setlögum rétt fyrir neðan Jaramillobasaltsyrpuna, nema í nágrenni SF-10, þar nær efri hluti þeirra upp í syrpuna, sjá mynd 5.

Eðlilegast er út frá jarðfræðilegum og bergtæknilegum aðstæðum að skipta jarðgangaleiðinni í fimm hluta, sjá mynd 5, talið frá inntaki (austri) að stöðvarhússtæði (vestur):

1981-05-20

Númer jarðganga- hluta	Gögn, sem byggt er á	Heiti og jarðlaga- lýsing jarðganga- hluta	Líkleg lengd jarðgangahluta m
1	Jarðlagakort og SF-3-5	Dílabasalt	300-400
2	SF-3-5-10-1	Setberg (völu- og hnnullungaberg) og basalt	600-800
3	SF-10-1-11	Óreglusvæði í mið- hluta (basalt og set)	700-900
4	SF-1-11-4-2	Dílabasalt (ól.bas.)	800-1000
5	SF-4-2 og jarðlagakort	Setberg (völuberg, sand- og siltsteinn) og líparít	500

1. Efsti hluti dílabasaltsins er illa samlimdur kargi, sem nær niður í um 276 m y.s. Þar fyrir neðan er basaltið fremur heillegt (Rock Quality Designation = RQD 50-75). Ekki er ljóst hvernig lagið deyr út til vesturs, þ.e. hvort að um hallandi roffflöt er að ræða eða kargakenndan hraunjaðar.
2. Í SF-5 er þykkt setlag undir Jaramillo-basaltsyrpunni. Setið, sem er heillegt (RQD 80-90), er einkum samsett úr hnnullunga- og völubergi með sandsteins- og jafnvel siltsteinsmillimassa. Setlag þetta tekur við í göngunum, þegar dílabasaltinu sleppir. Er nær dregur SF-10 má búast við að gangapakið og jafnvel allur efri hluti ganganna verði í Jaramillobasaltinu, sem hefur fremur breytilega ásýnd, er yfirleitt kubbað en neðri hluti þess kargakenndur og jafnvel breksíeraður. Í SF-10 og næsta nágrenni er Jaramillobasaltið í efsta hluta ganganna og er þar þétt og fremur heillegt. Þar undir tekur við sundurleitt súrt set, sem er aðallega samsett úr köntuðum líparítsteinum í súrum og basískum gjósiku- og sandmillimassa, sem skilar fremur lágu RQD (0-50). Efst í þessu seti í SF-10 er líklega basískt inniskotslag eða eitill fremur en kubbaberg, sem tilheyrir þá Jaramillobasaltinu. Jarðgöngin koma þá til með að liggja í síra setinu og basaltinu (inniskotsæðar og/eða kubbaberg) er nálgast SF-10.

1981-05-20

---

3. Um miðbik fellsins tekur við umtalsverð óregla og óvissa í jarðlagaskipan. Borhola SF-1 er fulltrúi þessa óreglusvæðis með hliðsjón af SF-10 og 11. Í nágrenni SF-1 fara jarðgöngin í gegnum elsta bergið og mestu ummyndunina. Tilvist þessara elstu jarðlaga á jarðgangaleiðinni á sér tvær hugsanlegar orsakir, þ.e. að jarðlög hafi lyfst í nágrenni holunnar (rishryggur), eða að um forna hæð sé að ræða í því landslagi, sem þar var til staðar. Í næsta nágrenni SF-1 verður þak jarðganganna í ummynduðu ólivin basalti, miðhlutinn í völubergi hvort tveggja heillegt með fremur hátt RQD. Neðsti hluti ganganna nær niður í afar ummyndað illgreinanlegt berg, sem lítur helst út fyrir að vera völuberg eða setmóberg með innskotsæðum eða eitlum samfara ummyndunarsteindum (t.d. chlorit, smektit) og er RQD lágt (0-50). Ógerlegt er að tengja saman jarðlög neðan Jaramillobasaltsins á milli SF-1 og 10 nema ef til vill að sama inniskotavirknin komi fram í báðum holunum. Ástæðan fyrir jarðlagáóreglunni á þessu svæði með tilliti til tenginga liggur væntanlega í rofi og/eða misgengi. Á hinn bóginn er hægt að tengja jarðlög milli SF-1 og 11. Dýngjulega ólivínbasaltið neðst í SF-11 er líkast til sama lagið og verður í þaki jarðganganna í SF-1 en er þar 30 m ofar. Ennfremur er sennilegt að þykka heillega dílabasaltlagið í hverju jarðgöngin verða staðsett í SF-11 sé sama og þunna dílabasaltið í SF-1 sem er þar 13 m ofar, sjá mynd 5. Þetta dílabasaltlag er hugsanlega sama lagið sem jarðgöngin byrja í austast. Liklegasta ástæðan fyrir mismunandi hæð fyrrnefndra jarðlaga í SF-11 og 1 gæti átt rætur að rekja til misgengis, sem hefur ef til vill verið virkt meðan á upphleðslu fyrrgreindra jarðlaga stóð og/eða til mishæðar í fornu landslagi. Því er augljóst, að ekki er hægt að segja til um með neinu öryggi hvaða jarðlög og jarðfræðilegar aðstæður eru á þessum hluta jarðgangaleiðarinnar, sbr. mynd 5.
4. Reglugasti og líkast til besti hluti jarðgangaleiðarinnar tekur við í nágrenni SF-11 og nær vestur fyrir SF-4. Þessi kafli gæti spannað allt að þriðjung af heildarlengd jarðganganna. Göngin munu liggja í dílabasalti (ólivin basalti), sem er tæplega 30 m að þykkt skv. borholum SF-11 og 4. Bergið er mjög heillegt og yfirborð lagsins jökulsorfið og ætti því allur yfirborðskarginn að vera

1981-05-20

horfinn. Einhvers staðar milli SF-4 og 2 deyr þetta lag út og verður að ganga út frá því sem gefnu að jökulrof hafi á einn eða annan hátt verið þar að verki.

5. í borholu SF-2 liggur jarðgangabilið í setbergi sem er einkum sett úr heillegu völuvergi, sand- og siltsteini. Setlag þetta kemur inn á jarðgangaleiðina milli SF-2 og 4 og tekur þannig við af díla-basaltinu í SF-4. Undir þessu set lagi er afar smábrotið líparít, sem kemur sennilega inn neðri hluta ganganna í næsta nágrenni við SF-2. Líparítið virðist hafa óreglulegt yfirborð og gæti þannig komið sem kýlar inn á þessum hluta gangaleiðarinnar. Ennfremur er kubbað þóleiítbasaltlag á milli líparíts og setlags, sem kemur væntan-lega ekki inn í jarðgöngin fyrr en vestan borholu SF-2 og verður þar í neðri hluta ganganna. Stöðvarhúsið mun verða staðsett í þessu líparíti, sem er móbergslegt á köflum.

Loftmyndaathuganir sýna ríkjandi brotalínustefnur í Sàndafelli á bil-inu N30-80°A. Samkvæmt mælingum á brotalínustefnum á um 400 m breiðu belti eftir jarðgangaleiðinni koma fram tveir stefnutoppar á fyrrnefndu ríkjandi stefnubili eða N30-40°A og 60-70°A. Fyrirhuguð jarðgöng hafa stefnuna N67°A, sem er samsíða annarri meginbrotalinustefnunni. Þannig eru töluverðar líkur fyrir því að brotalínur (sprungur eða misgengi), sem komu fram í göngunum lægju að hluta til eftir þeim endilöngum. Einkar athyglisverður er ennfremur hreinn smátoppur með stefnuna NV-SA. Hugsan-legt er að misgengi með þessa stefnu sé í nágrenni SF-1 og komi einnig fram milli borholanna SF-6 og -9 sunnar í fellinu.

Vegna óreglulegrar jarðlagauppbyggingar hefur reynst erfitt að ákvarða ráunverulegt strik og halla jarðlaga. Mælingar á jarðögum undir Jaramillosyrpunni í ST-11 og 13 og samsvarandi jarðögum í opnum skammt ofan ármóta Þjórsár og Tungnaár gefa strikstefnuna N76°A og halla um 2° til suðurs. Sams konar niðurstöður fást í suðvesturhluta Sandafells þ.e. á botni Jaramillosyrpunnar en strikstefnan þar er nálægt N70°A og halli 1,5° til suðurs. Ennfremur gefa strik og hallaútreikningar út frá efstu jarðögum í SF-1, 5 og 6 strikstefnuna N70°A og hallan 1,8° til suðurs. Mun austlægari hallastefna kemur fram í dyngjubasaltinu sem er neðst í borholunum SF-6, 7, 11 og 3. Þetta er með allra elsta bergeninu sem fram

1981-05-20

kom við borun og yfirborð þess er líklegast mismikið rofið. Stríkstefnan reynist vera norðaustlæg og halli um 1° með stefnuna í kringum ASA og gæti þetta stafað að hluta vegna gamals rofhalla.

Lekt jarðлага á jarðgangaleið samkvæmt lektarprófunum reynist vera afar lítil (0-5 LU).

Hiti er mestur um miðbik jarðgangaleiðar. Í borholu SF-10 mælist hitinn 35°C, en um 25°C í SF-1. Hitastig fellur smáum saman til beggja átta og er um 5°C allra austast og vestast á jarðgangaleiðinni. Ummyndun hegðar sér svipað og hitastigið. Hún er mest í SF-1 en þar er tölувert magn leirsteinda (chlorit og smektit) en mun minni í borholunni SF-10 á jarðgangatímabilinu þrátt fyrir hærri hita þar. Annars staðar í borholum á jarðgangabilinu er ummyndun mun minni.

### 1.5 Frárennslisskurður um Haf

Til könnunar á jarðlagaskipan á skurðstæði var beitt eftirfarandi rannsóknaraðferðum: Gryfjugerð, cobra- og borroborun, loft- og kjarnaborun, segul- og hljóðhraðamælingum.

Með segulmælingum fæst útbreiðsla eða jaðar Tungnaárhraunsins THi, en með loft- og kjarnaborun fæst lóðrétt jarðlagaskipan þ.e. þykktir jarðлага. Með gryfjugerð, cobra- og borroborun svo og hljóðhraðamælingum fæst gerð og þykkt lausra jarðлага á skurðstæðinu.

Jarðlagaskipan á fyrirhugaðri leið frárennslisskurðar er sú að meginhluti þessa 6300 m langa skurðar (meðaldýpi 13 m) liggar í Tungnaárhrauninu THi, sem er sama hraunið og stíflan við Sultartanga verður byggð á, mynd 6. Jarðfræðilegar aðstæður eru þannig svipaðar á þessum svæðum. Ekki verður allur skurðurinn í Tungnaárhrauni. Á um 400 m kafla verður skurðurinn utan við hraunjaðarinn í grunnsbergsmýndun og neðstu rótum Sandafells.

Jarðfræðilegar aðstæður á þeim hluta skurðarins sem verður á Tungnaárhrauninu THi eru þannig að efst er laust set, fok- og vatnsborið efni, yfirleitt um 1 m og upp í 2 m að þykkt. Undir setinu tekur Tungnaár-

1981-05-20

hraunið THi við, sem er um og yfir 30 m að þykkt á stærsta hluta skurðleiðarinnar. Strax undir hrauninu THi er eldra hraun, væntanlega Tungnaárhraunið THh. Á syðsta kafla skurðarins, í nágrenni Klofaeyjar, er hraunið um 23 m að þykkt. Við hraunjaðarinn næst Sandafelli er þykkt þess að sjálfsögðu afar breytileg. Efsti hluti hraunsins THi er ósléttur og misþykkur laus yfirborðskargi, sem er einkum gerður úr gjalli smáum og þéttari steinum og neðst má búast við stærri steinum og blokkum. Þegar þessum hluta hraunsins sleppir tekur við blöðrótt til þétt hraun. Næst Sandafelli þ.e. í næsta nágrenni hraunjaðarsins er karginn þykkur, sjá mynd 7. Á þessum slóðum eru gervigígar áberandi eins og víðar í nágrenni hraunjaðarsins við Stangarfjall. Ennfremur eru miklar gervigigahrannir á svæðinu milli Stangarfjalls og Skeljafells, sem hlaðist hafa upp á Hafinu þegar hraunið rann. Þá og fyrir þann tíma hefur Þjórsá eða hluti hennar runnið um þetta svæði sennilegast í sveig meðfram hliðum Sandafells og Stangarfells, í áttina að Klofaey.

Eins og fram kemur í langsniðsmyndunum af frárennslisskurði, sjá mynd 7, er þykkt lausu jarðlaganna, lausa setsins og yfirborðskarga hraunsins THi, breytileg. Þykktin er þó yfirleitt ekki undir 5 m. Við hraunjaðarinn, á um 500 m kafla, næst Sandafelli er þykktin á bilinu 5-10 m. Hugsanlega er svipað uppi á teningnum á svæðinu milli PH-43 og ST-22. Austur af gervigigahrönnunum milli Stangarfjalls og Skeljafells, þar sem skurðurinn tekur suðlæga stefnu, eru lausu jarðlögin jafnþykkest, um 8 m að meðaltali. Allra næst Þjórsá þynnast lausu jarðlögin og eru þar um 5-6 m.

Á þeim kafla frárennslisskurðarins sem nær frá stöðvarhúsi í rótum Sandafells að hraunjaðri THi-hraunsins er mikið landslag í grunnbergsmýnduninni og afar breytilegar þykktir á lausum jarðögum. Þessi hluti hefur verið kannaður með cobraborun og hljóðhraðamælingum til að fá þykkt lausra jarðlaga og með jarðlagakortlagningu á undirliggjandi grunnbergi og kjarnaborun í nágrenni skurðstæðis.

Lausu jarðlögin samanstanda einkum af jarðvegi (fokmold og sandur), gjósku sem er viða í sköflum svo og jökulruðningi. Yfirleitt er þykktin örfáir metrar nema á flatlendiskaflanum milli hrauns og hliðar. Föstu

1981-05-20

---

jarðlögin eru einkum grunnbergið, sem þarf að fjarlægja í langmestum mæli á þessum hluta skurðleiðarinnar (mesta dýpi um 32 m). Þar verður líkast til afar brotið og móbergslegt líparít í neðri hluta skurðarins. Ofar má búast við völubergi og þá kubbuðu þóleitbasaltlagi. Efst í þessum föstu jarðögum má gera ráð fyrir að neðsti hluti jökulruðningsins sé orðinn vel samliðdur.

1981-05-20

HEIMILDASKRÁ

Almenna verkfræðistofan h.f., Virkir h.f. og Verkfræðistofa Sigurðar Thoroddsen h.f. maí 1980: Pjórsárvirkjanir, Sultartangavirkjun.  
Samanburðaráætlanir. Landsvirkjun, 40 s.

Bessi Aðalsteinsson 1971: Langalda-Hald. Jarðfræðiskýrsla. Orku-stofnun, 8 s.

Björn Jónasson, Davið Egilson, Halina Guðmundsson & Jósef Hólmjárn 1978:  
Búðarhálsvirkjun. Jarðfræði- og jarðvatnsrannsóknir. Orkustofnun,  
OS-ROD-7819, 67 s.

Björn Jónasson, Sveinn Þorgrímsson, Halina Guðmundsson & Freyr Þórarins-son 1979: Búðarhálsvirkjun. Jarðfræðirannsóknir 1978. Orkustofnun,  
OS-79008/ROD-05, 115 s.

Björn Jónasson 1980: Sultartangavirkjun. Boranir og jarðlagaskipan á stiflustæði. Orkustofnun, ROD. Greinargerð BjJ-80/05, 15 s.

Björn Jónasson 1980: Sultartangavirkjun. Könnun á þykkt og gerð lausra jarðefna á stiflustæði. Orkustofnun, ROD. Greinargerð BjJ-80/06, 15 s.

Björn Jónasson 1980: Sultartangavirkjun. Boranir og jarðlagaskipan á jarðgangaleiðum í Sandafelli. Orkustofnun, ROD. Greinargerð BjJ-80/08, 16 s.

Davið Egilson & Ingibjörg Kaldal 1980: Frárennslisskurður um Haf. Orku-stofnun, ROD. Greinargerð DE-IK/80/05, 33 s.

Davið Egilson 1980: Q-mat á bergi í Sandafelli og Búðarhálsi. Orkustofnun, ROD. Greinargerð DE-80/08, 57 s.

Elsa G. Vilmundardóttir 1977: Tungnaárhraun. Jarðfræðiskýrsla. Orku-stofnun, OS-ROD-7702, 156 s.

1981-05-20

Elsa G. Vilmundardóttir, Svanur Pálsson & Ásgrímur Guðmundsson 1979:  
Búðarhálsvirkjun. Borhola ST-15: Setgreining. Orkustofnun,  
OS-79008/ROD-05, 63 s.

Elsa G. Vilmundardóttir 1981: Sultartangavirkjun. Greining á seti og  
svarfi úr borholum á stíflustæði í Sultartanga og skuröleið á Hafi.  
Orkustofnun, VOD. Greinargerð EGV-81/01, 14 s.

Freyr Þórarinsson & Halína Bogadóttir 1980: Sultartangavirkjun. Sprungur  
og misgengi í Sandafelli samkvæmt segulmælingum og VLF-rafsegulmælingum.  
Orkustofnun, ROD. Greinargerð FP-HB-80/05, 10 s.

Ingibjörg Kaldal og Skúli Víkingsson 1972: Sultartangi. Jarðfræðiskýrsla.  
Orkustofnun, ROD, 49 s.

Ingibjörg Kaldal 1980: Sultartangavirkjun. Byggingarefnisleit. Orku-  
stofnun, ROD. Greinargerð IK-80/01, 15 s.

Jón Ingimarsson 1980: Sultartangavirkjun. Dæluprófanir. Orkustofnun,  
ROD. Greinargerð JI-80/06, 18 s.

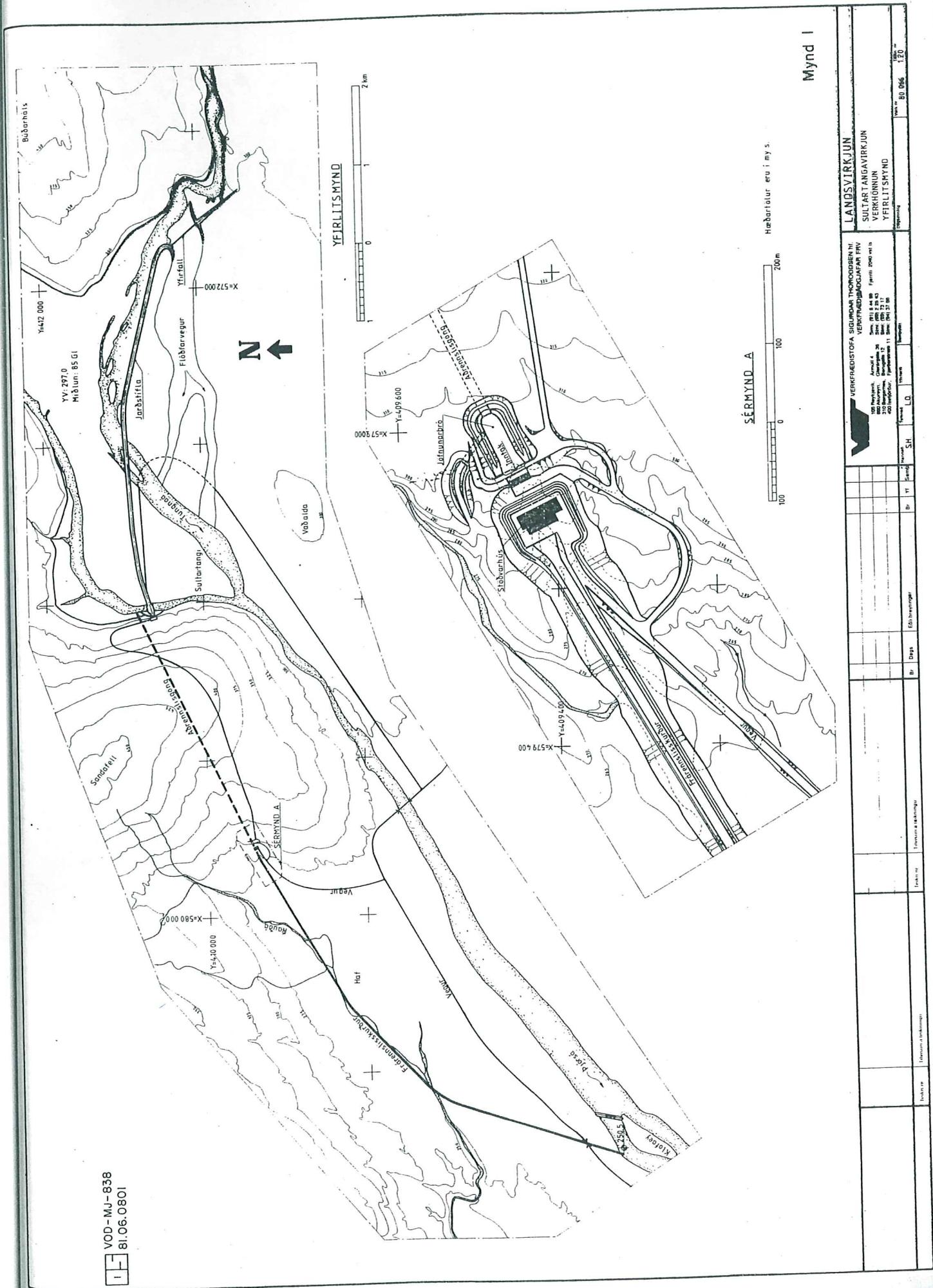
Skýrsla tekin saman af starfshópi á Raforkudeild Orkustofnunar 1980:  
Búðarhálsvirkjun. Jarðfræði- og grunnvatnsrannsóknir 1979. Orku-  
stofnun, OS-80019/ROD-09, 170 s.

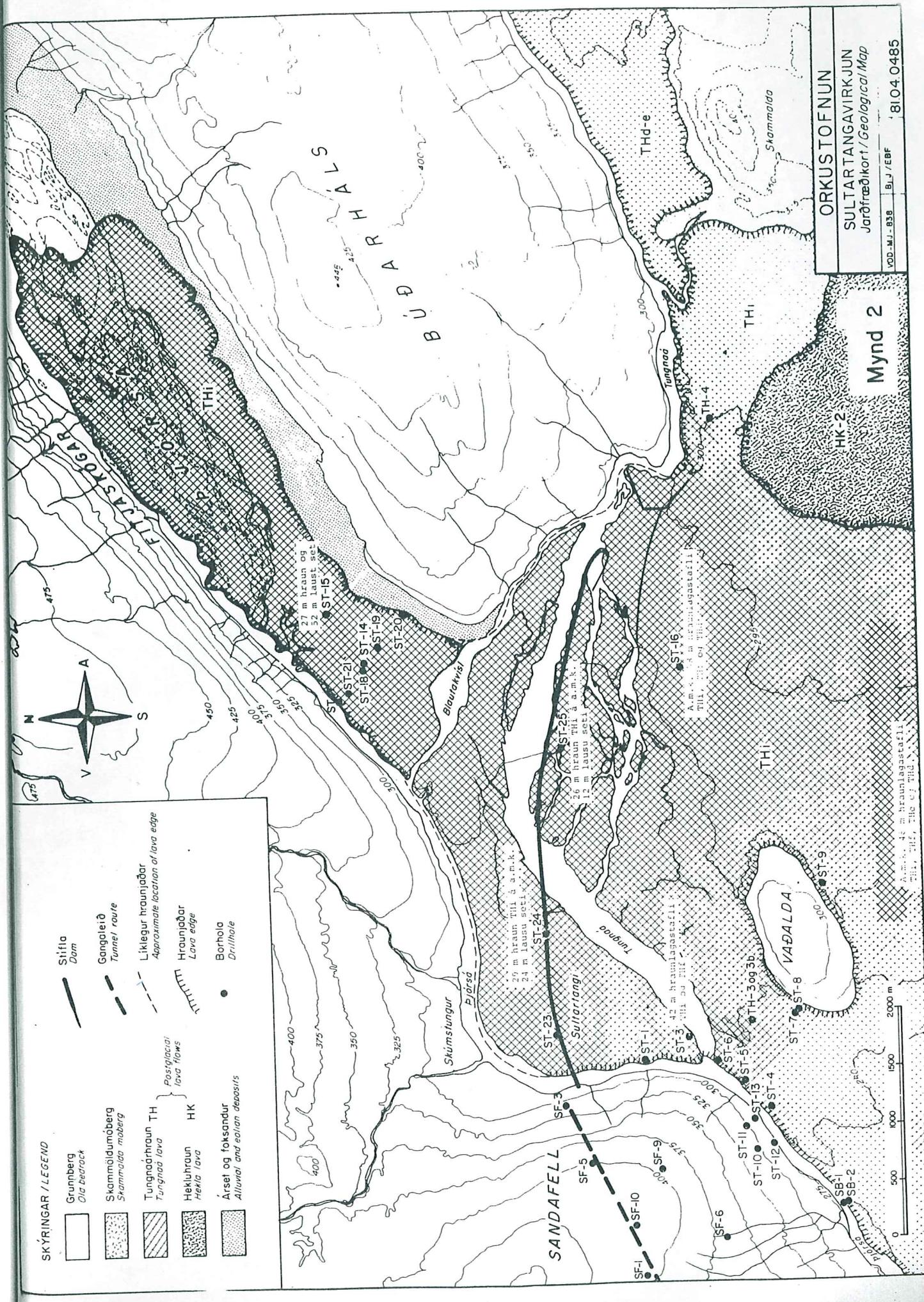
Snorri Páll Snorrason 1980: Sandafell-Jarðfræðiglefsur. Orkustofnun,  
ROD. Greinargerð SPS-80/01, 3 s.

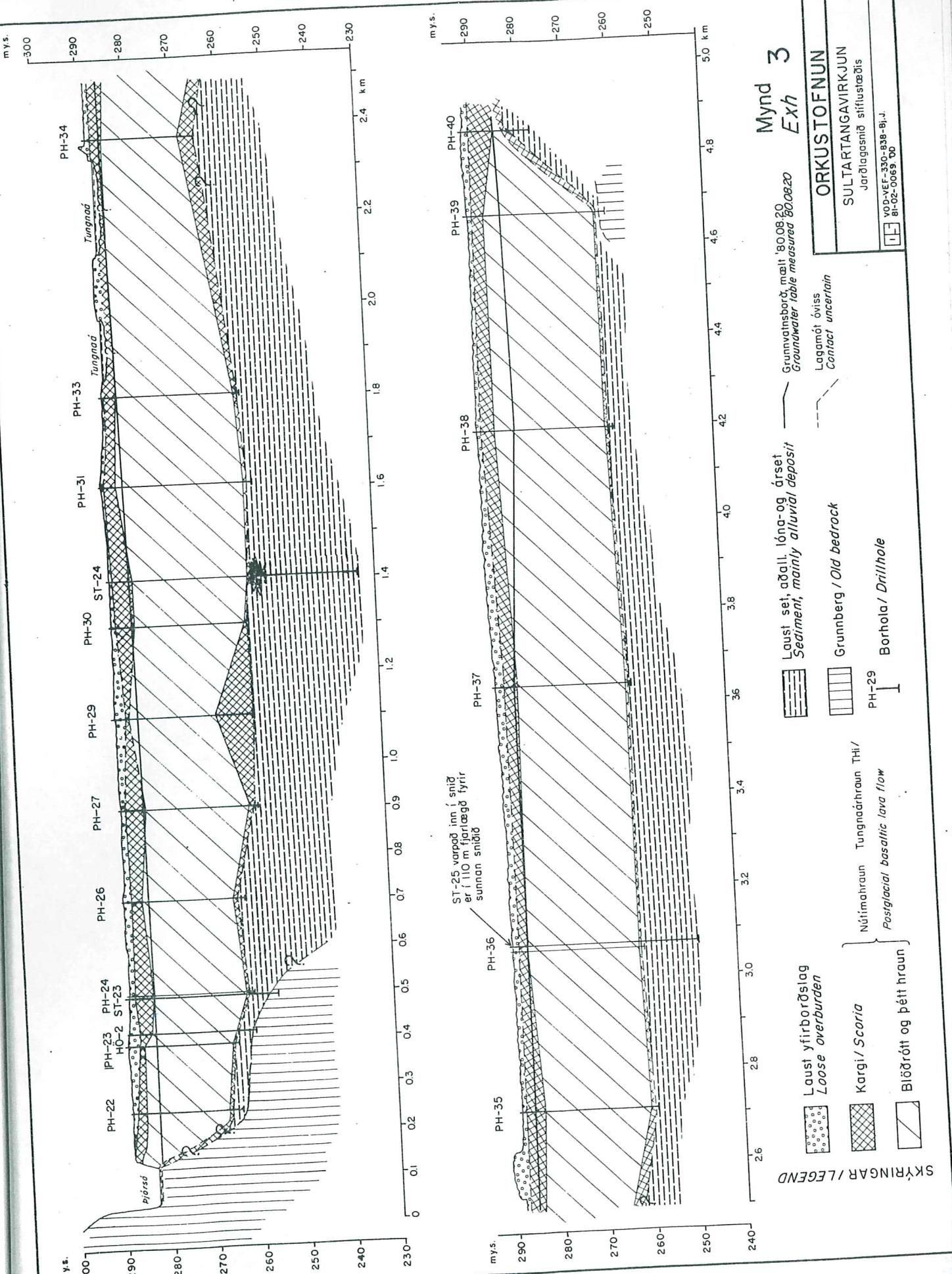
Steinunn S. Jakobsdóttir & Þóroddur F. Þóroddsson 1980: Sultartanga-  
virkjun. Hljóðhraðamælingar og Cobraborun við inntak í Sandafelli.  
Orkustofnun, ROD. Greinargerð SSJ-PFP-80/01, 5 s.

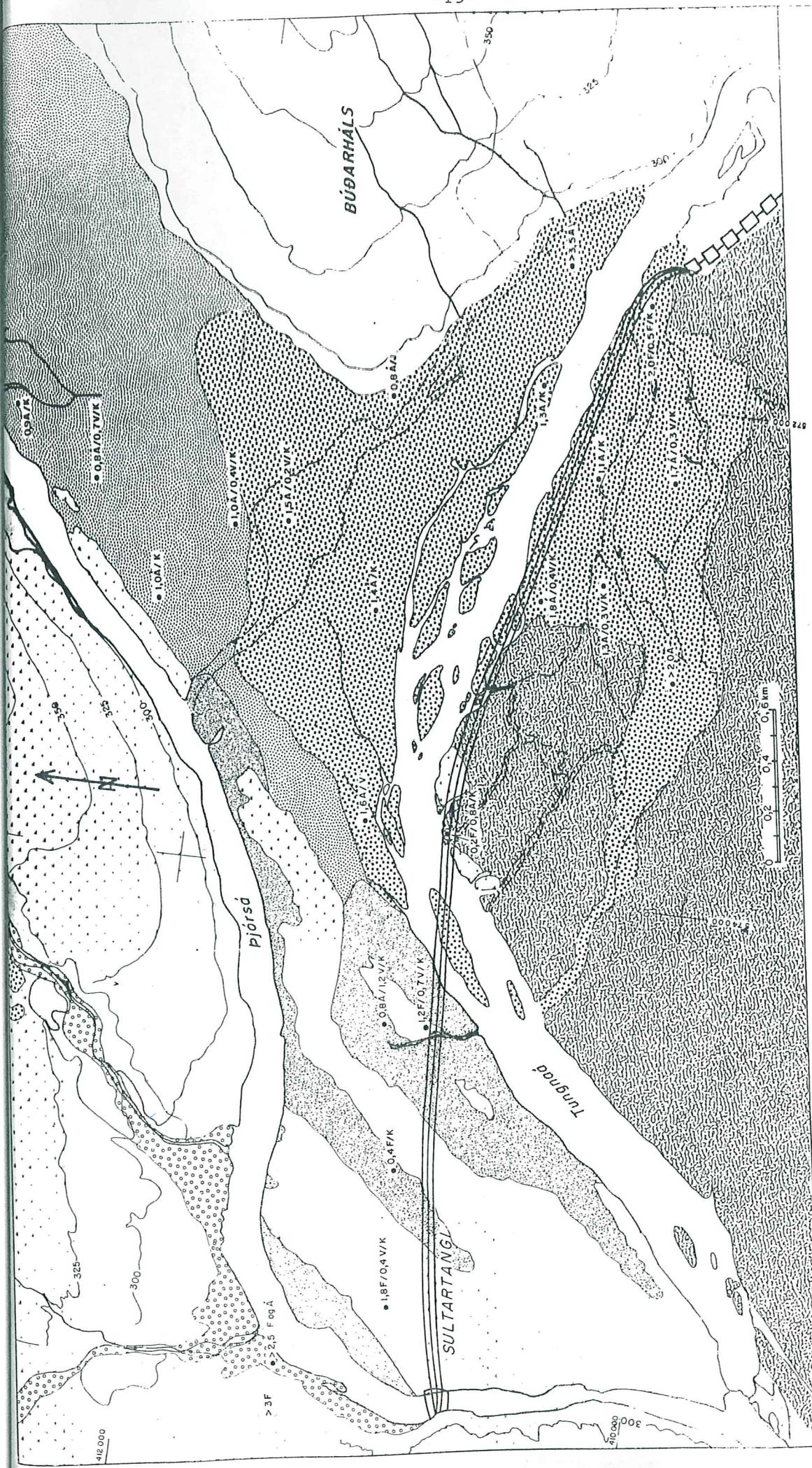
Steinunn S. Jakobsdóttir, Davíð Egilson & Þóroddur F. Þóroddsson 1980:  
Sultartangavirkjun. Hljóðhraðamælingar á stíflustæði. Orkustofnun,  
ROD. Greinargerð SSJ-DE-PFP-80/02, 16 s.

Sveinn Þorgrímsson 1981: Sandafell - Jarðgöng. Bergtæknileg greining.  
Orkustofnun, VOD. Greinargerð SvP-81/01, 17 s.



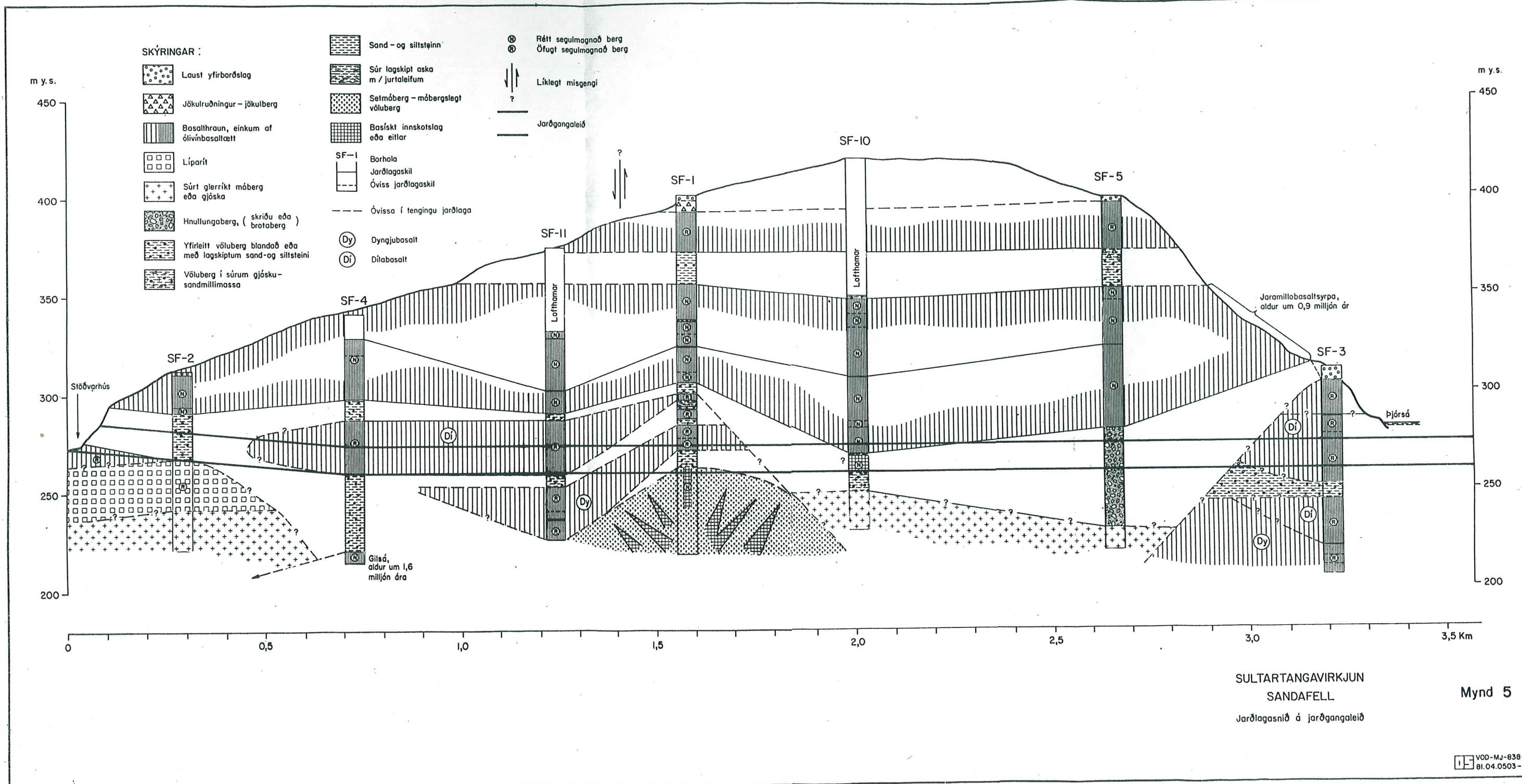






Mynd 4  
SULTARTANGAVIRKJUN  
Jardgrunnskort

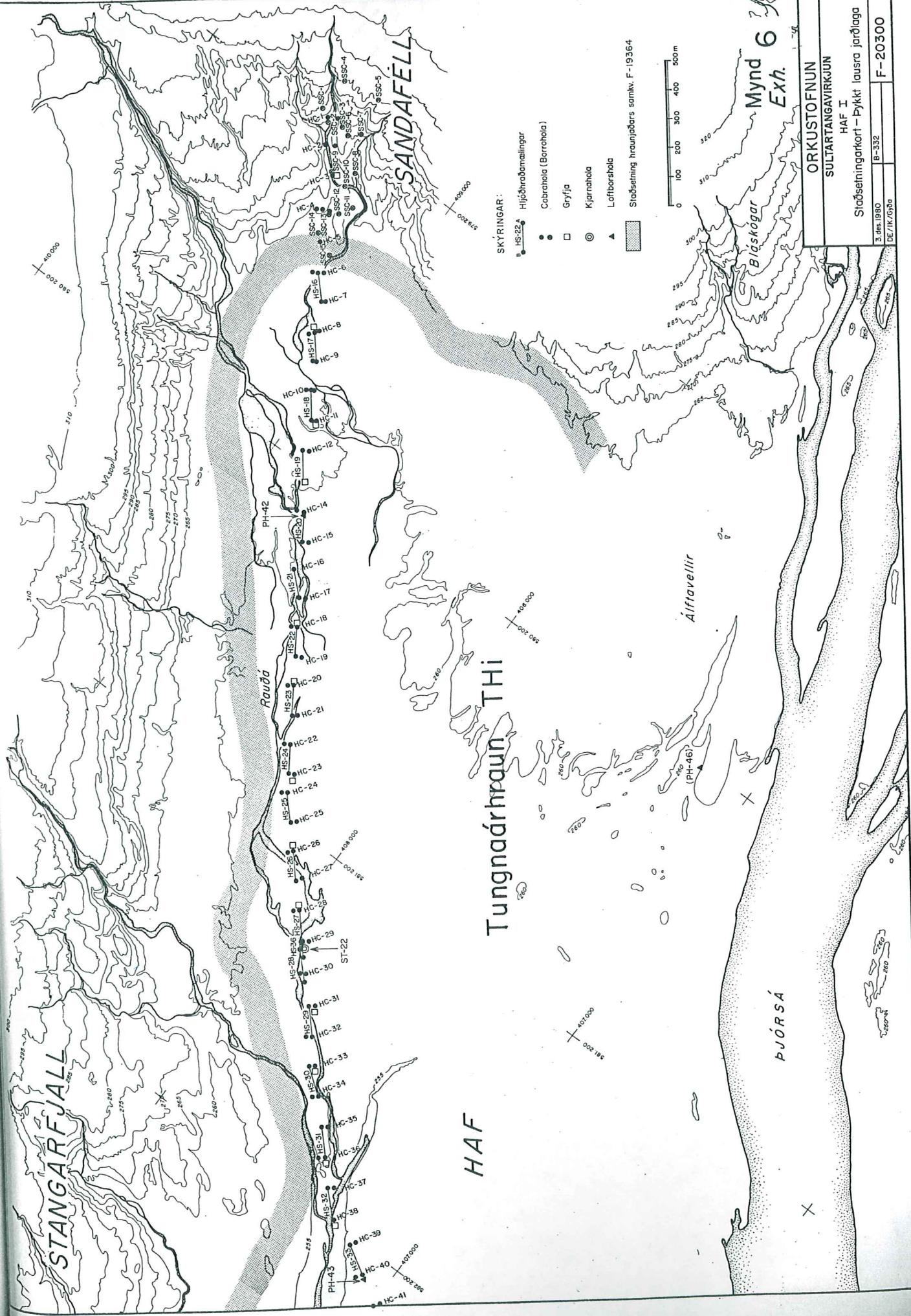
- SKÝRINGAR:**
- Möl og steinar
  - > 3 setið er a.m.k. 3m þykkt!
  - 1.8 F/K 1.8 m af fokjardvegi ofan á gjallkarga
  - Fokjardvegur, Á: örset, J: jökturðuningar
  - V: vanaset, K: gjallkagi
  - Sifla
- PYKKT LAUSAÐA JARDLAGA**
- 1.8 F/K 1.8 m af fokjardvegi ofan á gjallkarga
  - Hraun (Titi) með gervigum
  - víðast sandorpíð
  - Jökurlúðningur

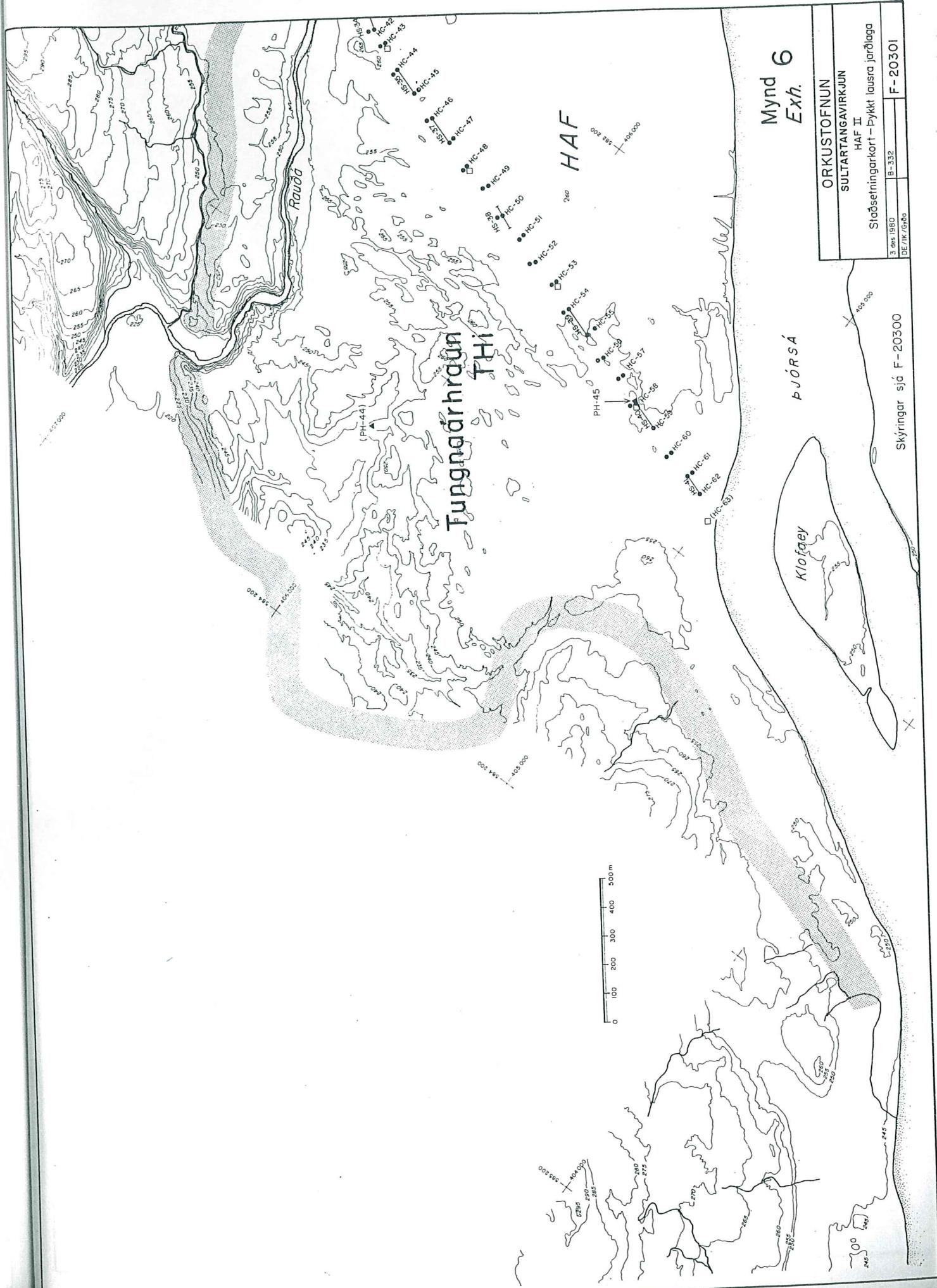


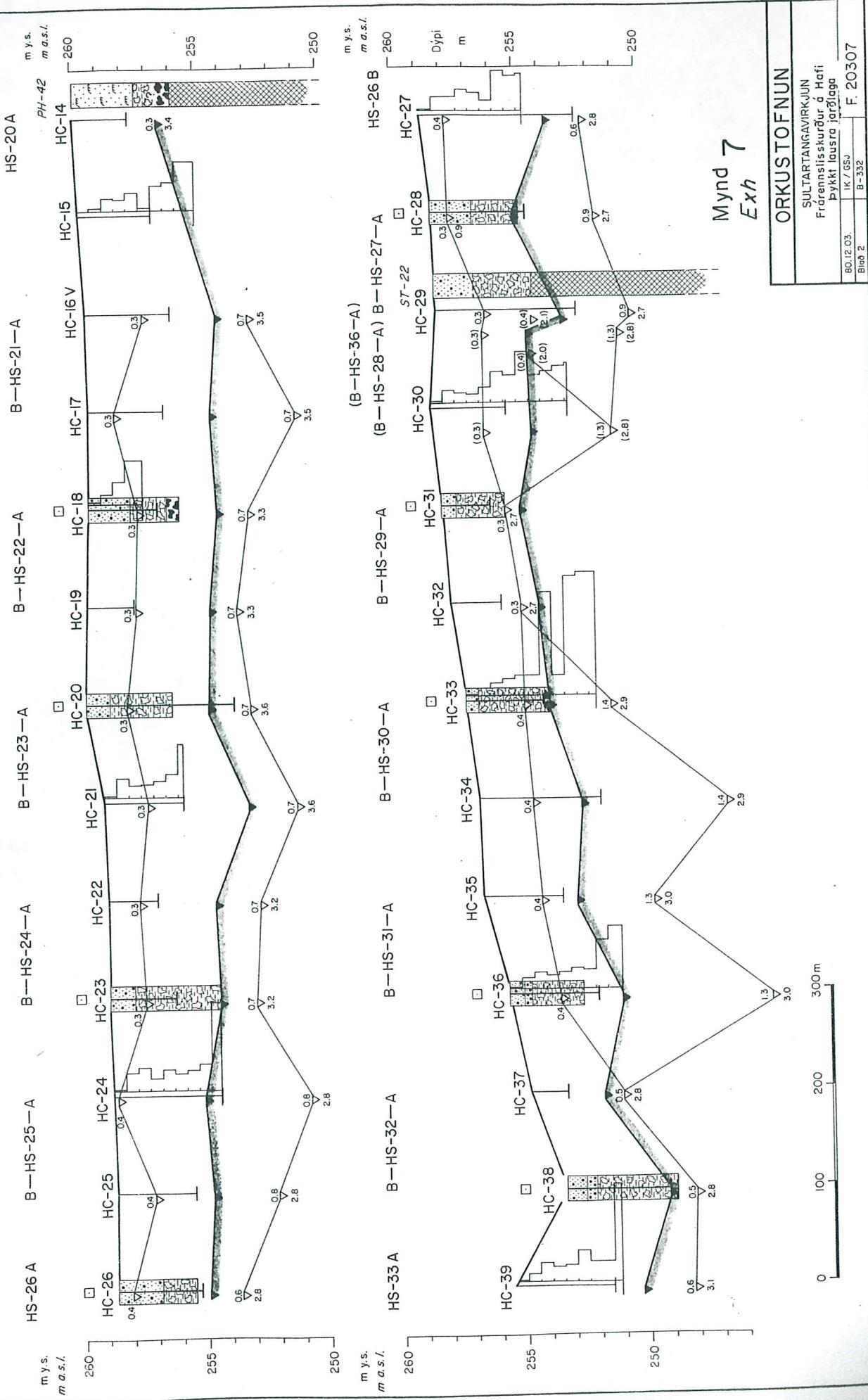
SULTARTANGAVIRKJUN  
SANDAFELL

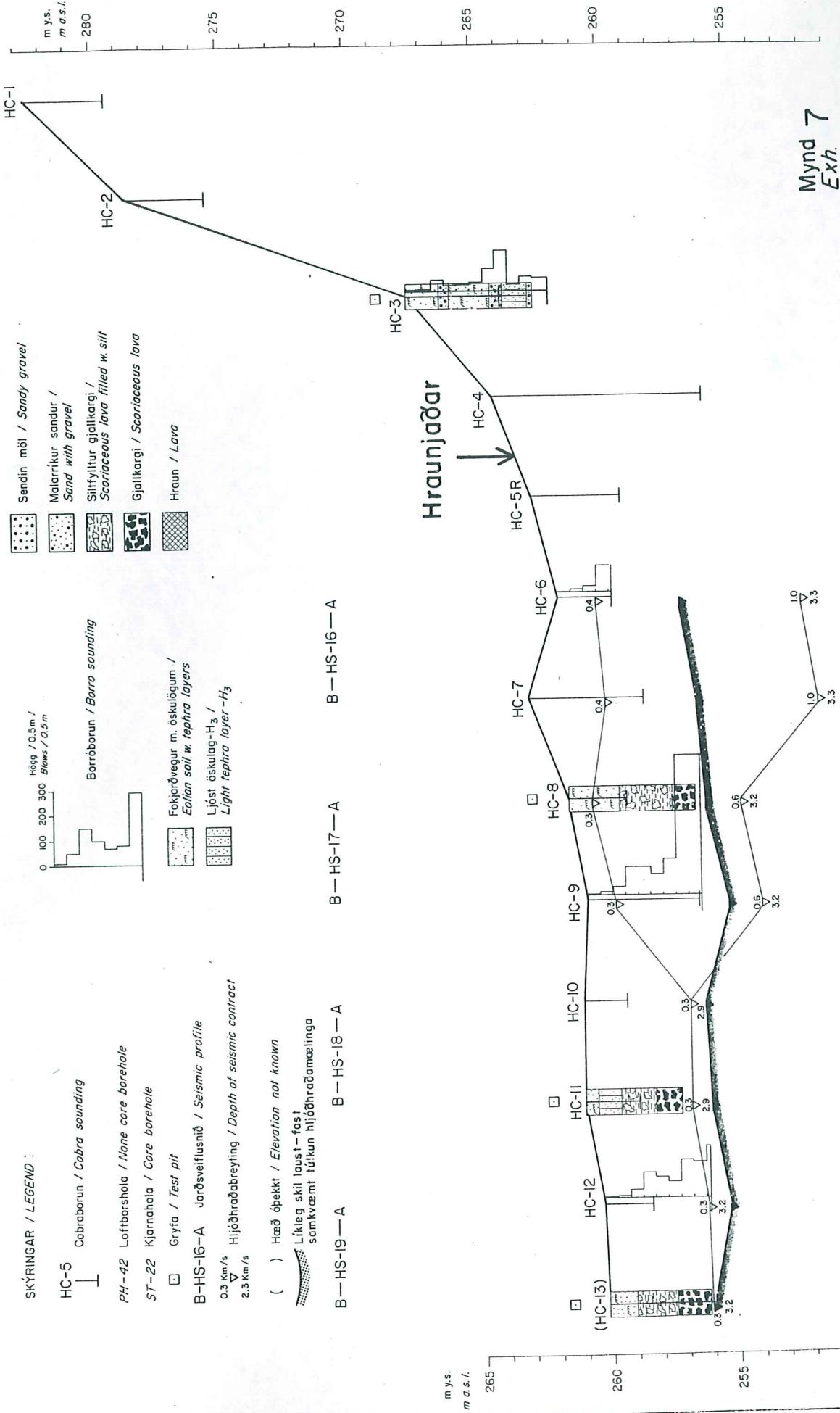
Mynd 5

**OS** VOD-MJ-838-Bj.J.-Å  
81.04.0503-GSJ









Mynd 7  
Exh.

ORKUSTOFNUN

SULTARTANGAVIRKJUN

Fraenhilsskóroulf Ú Huli  
þykkt lausra jarðlaga

