NGU
Norges geologiske undersøkelse

NORGES GEOLOGISKE UNDERSØKELSE

BERGEN

BERGGRUNNSGEOLOGISK KART M 1:250 000

BESKRIVELSE TIL GEOLOGISK KART OVER NORGE - 1: 250.000, BERGEN

Jomar Ragnhildstveit og Dag Helliksen

GEOLOGISK OVERSIKT

Kartet viser berggrunnmens oppbygning som i området består av:

1 Grunnfjell og andre undersøkelsergarter fra proterozoisk tid (105-149).

2 Bergarter fra kambros alunsk tid (17-65, 104), dannet etter at grunnfjellet var slitt ned til et lavlandsområde.

3 Bergarter fra proterozoisk og kambrosilurisk tid, framskjøvet under den kaledonske fjellkjededannelsen (17-104).

4 Bergarter dannet etter den kaledonske fjellkjededannelsen (1-15).

Grunnfjellet og de andre undersøkelsergarterne (105-149) i området er ca 1800 til 900 millioner år. De yngste bergartene er hovedsakelig granitter, dannet i etterkant av den svekonvergjelde fjellkjededannelsen som fant sted for ca 1150-1000 millioner år siden. Grunnfjellet ble deretter utsatt for erosjon og begrenta etter hvert å danne et lavlandsområde. Dette ble senere overskyvet av bergartene i *Lindåsdekket (17-65)* for 480-440 millioner år siden var det i to kontinentplater, Grønland-Amerikaplaten i vest og den fennoskandiske platen i øst. Kontinentplatene begynte sakte å drive fra hverandre. Mellom platene blei basaltisk havbunn (Protoatlanteren) dannet, og det ble dannet ny havbunnskorpe fra smelter som kom opp langs midthavsryggen. I kambrisk tid for ca 500 millioner år siden var det igjen en kontinentalkollisjon, og den nye havbunnskorpen ble overskjøvet av havet. Store og store lite avsatt i havet i kambrosilurisk tid, nå omdannet til glimmerskifer *(104)*. I ordovisisk tid begynte de to kontinentene å drive mot hverandre igjen slik at havet etterhvert lukket seg. Sammenpressingen førte til den kaledonske fjellkjededannelsen. En liten del av havbunnskorpen, samt bergartene som lå på kontinentalsokkelen på hver side av havet, ble presset innover for ca 470-440 millioner år siden og finnes nå i mindre bergartsforekomster *(16-65)*. Hovedmassen av de store bergartsområdene består av bergarter fra Mobergkompleksmarket (31) og dets overliggende, fossilførende kalkstein (30) fra ashgillkrien (ca 449-443 millioner år). Fossiler viser at sedimentasjonen i alle fall fortsatte til inn i Silligjulisk tid. Deretter ble det en kraftig kontinent-kontinent-kollisjon mellom Grønland-Amerikaplaten og den fennoskandiske platen for ca 425 millioner år siden. Det ble dannet et høyt fjellområde langs den nye kontinentgrensen mellom de to platene. Fennoskandiske platen, i vår som forte til sterk deformasjon og stedvis til mer enn dobling av skorpetykkelsen. Berggrunnen nordvest for Hardangerfjorden ble sterkt påvirket av denne siste **kaledoniske** kollisjonsfasen, og består av en kompleks oppbygd stabel av skyvedekker (17-104) som er skjøvet over de proterozoiske undersøkelsergarter (105-149). Den nordligste av disse skyvedekkene, *Lindåsdekket (106-149)* ble også for det meste sterkt deformert under denne siste kollisjonsfasen, men er likevel trolig stedegne eller tilnærmet stedegne bergarter, antatt sammenhengende med grunnfjellet sørost for Hardangerfjorden. Grunnfjellet samt for Hardangerfjorden (10-5) ble bare kaledonisk deformert nær den overliggende skyvegrensen.

Dekkeoppbyningen startet muligens med at Hardangerfjorddekket ble skjøvet oppå en dypt endret kontinentrand. Både *Lindåsdekket (73-88)* og enkelte fjå *innen Hardangerfjorddekket (66-67)* består av bergarter som kan ha blitt brakvet fra det nærliggende grunnfjellet. Hardangerfjorddekket ble deretter overskjøvet og bygget opp ble skjøvet over. Under den videre skyvning, antatt med Hardangerfjorddekket over Lindåsdekket, lesnet etter hvert også andre bergarter fra den underliggende kontinentskorpen. Dette gjelder de proterozoiske bergartene i *Bilamarka- (89-91), Mjåneø- (92), Slettaføll- (93-96) og Grasbergdekket (97-103)*, som alle gled lett på den underliggende, kalkrovholdige, kaledonidiske glimmerskifeken (104). Under den siste hovedskyvningsfasen forte folding, imbrikasjoner og andre tektoniske avslapningsfenomener til at skyvedekkene ble stablet i den form de har i dag (se profilene). Dekket ligger i stl. ikart under andre dekker i Bergensområdet og inntar forskjellige posisjoner ellers i området. Hardangerfjorddekket er ut fra dette den eneste tektonostratigrafiske enheten i området og derfor plassert øverst av dekkene i tegnfrk langen. Det er imidlertid også indikasjoner på at Lindåsdekket kan være den øv-rre rste tektonostratigrafiske enheten.

Den nyå*ennede* kaledonske fjellkjeden ble straks utsatt for gravitasjonskrefter og begynte å rase sammen. Det ble dannet store forkastningssystemer og bergartene ble dels pukkformgrene kollapsfissen. Først ble dekkene skjøvet noe tilbake mot nordvest i tidlig- til mellomdevonsk tid. Deformasjonen var mange steder så kraftig at den hev overprøver eldre strukturer. Dette gjelder særlig i Oygardskomplekset. Bergsdalen tektoniske enhet og de sannsttige delene av det nordvestre gneissområdet. Samt under og etter Bilskiekningsregimen ble det dannet folder og strekningsforkastninger som Foldegrotten/Hardangerfjordkjærsonen langs Hardangerfjorden og Nordfjordkjærsonen i Nordfjord-Sognområdet (se profilene A-A'). Ekstensjonsbrudde fra fjellkjeden ble avsatt som tidlig- til mellomdevonske sedimenter i forsenkningsbetingede basseng*er som* 1 eks. *Solundbassenget (15)*. Videre s trekning tvrts til at kontinentet begynte å spreike opp, og langs sirkelte av de nord- sørgående spreikene kom det opp *marke gangbergarter (14)* i permisk til jurassisk tid. Fra ca 200 mill. år siden har det vært et relativt stabilt platetektonisk kontinentalt avsatt sedimenter fra triassisk til kvartær *(1-13)* på sokkelen. Oppsprekningen førte til at kontinentskorpen på nytt blir delt i to vest for kartområdet, og når to delene begynte å drive fra hverandre for knapt 60 mill. år siden. Mellom kontinentene ble Norskehavet dannet, og havet har siden vokst som følge av nydannningen av havbunnskorpe langs den midtatlantiske spredningsryggen. Sedimen tasjonen på sokkelen og erosjonen av kystområdene vil trolig fortsette i millioner av år.

INNDELING OG BESKRIVELSE AV BERGARTENE

STEDEGNE TIL NÆR STEDEGNE BERGARTER FRA PROTEROZOISK TID (105-149)

Grunnfjellet (148-149) samrodigut på kartet, ved Lefaldstrand, tilhører det sannsynlig grunnfjellskomplekst og består av gabbro gjennomsatt av talrikke diabaser, kvartsårekvitt til tonalitt og syngn, massiv granitt. Grunnfjellet er deformert nær den overliggende, kaledonske skyvegrensen.

De proterozoiske undersøkelsergarterne (105-147) nordvest for Hardangerfjorden er for det meste sterkt kaledonisk deformert med mange skjærsoner. Stedvis kan bergartene være kortskjørvet. Bergartene er blottlagt i områder der overliggende dekker er erodert vekk, og områdene har litt forskjellige kaledonske trekk. Det nordligste av disse er *Nordøyane (105-106)* som består av en gneis-granitt som kan være sammenhengende med granitt-gneisen for Hardangerfjorden. I nærheten av den overliggende skyvegrensen og andre kaledonske/posskaledonske skjærsoner er granitten deformert og omdannet til båndet myloniittgneis. *Bergsdalen tektoniske enhet (106-116)* består av sedimentære bergarter (kvartsitt, kvartsskifer, konglomerat, m.m.), vulkanske bergarter (basalt, andesitt, dacitt, ryolitt) og dypbergarter (granitt, granodioritt, kvartsdioritt, gabbro). Enheten antas å være samstige med grunnfjellet sørost for Hardangerfjorden, men er kaledonisk deformert. Den vis en nordvestlig fortsettelse av Ulsmsvorgruppens bergarter i grunnfjellet på Folgefor innsholøya. Nordvestgrensen til Bergsdalen tektoniske enhet er en skjærsone eil er mindre skyvegrenser med senvalig fall, markert med kaledonisk glimmerskifer i nordøst og fyllonittbelt, protero*zoisk* amfibolitt i sørvest. I den sørdelen av Bergsdalen tektoniske enhet er bergartene for det meste sterkt deformert, mens den nordvestover i det nordvestre gneisområdet. Dette sees mer tydelig på nabokartet i ost. I det *nordvestre gneisområdet (117-131)* preges berggrunnen av migmatittiske gneiser (131) og gnt, monzogranittiske til granodioritisk bestaing (124). De migmatittiske gneisene er av flere generasjoner hvorav de eldste mulgens kan ha dannet et underlag for overliggende bergarter i området. De migmatittiske gneisene varierer fra lyse, rødaktige, til bioitit- og amfibolrike. De yngste er ofte lyse, granittiske, og opptrer som årer og større partier i de eldre. De kan også holdsvis ensartet over store områder. De fleste steder er den svakt båndet og med enkelte granittiske årer tilnærmet parallelt med folasjonen og båndingen. I området mecl ellers sterk kaledonisk deformasjon, kan det likevel finnes områder hvor bergarten er ganske massiv med granittiser på kryss og tvers. *Stedvis* har den gått over til å bli en migmatittisk granitt-gneis. Det er ikke alltid mulig å skille disse fra hverandre. Derfor stedvis blant de migmatittiske gneisene på kartet. Den grå gneisen (124) og de grå til rosa granodioritiske til granittiske bergartene (119-122) er stort sett antatt å være dypbergarter. De er stedvis relativt kvartsrike, og for en stor del trolig dannet ved oppsmelting av skorpebergarter som har innholdt overflatebergarter. Spredte grovkornete kvartsittar (128-129) i enheten er uoppsmeltede deler av overflatebergartene. Den kaledoniske deformasjonen har stedvis ført til at bergartene i *Bergsdalen tektoniske enhet* har fått en sterk foliasjon og båndighet. Den kaledoniske deformasjonen har stedvis ført til at bergartene