

UDK 552.161 (497.12) = 863

## Kontaktnometamorfne kamenine v okolini Črne pri Mežici Contact-metamorphic rocks from Črna at Mežica

Ana Hinterlechner-Ravnik

Geološki zavod, 61000 Ljubljana, Parmova 33

Intruzija granita pri Črni je povzročila kontaktno metamorfozo obdajajočih pelitov in kremenovo-glinenčevih peščenjakov. Razvita sta dva faciesa: predvsem amfibolov rogovčev facies in tudi K-glinenčev cordieritni rogovčev facies. Pri zadnjem kaže mineralna asociacija mikroklin + cordierit + andaluzit na njegov nižji del, na ortoamfibolov subfacies. Prvotna laminacija sedimentov je ohranjena kot laminacija rogovcev.

The intrusion of the granitic bodies at Črna produced the contact effects in the surrounding pelitic and quartzo-feldspathic rocks. Two facies are developed, namely, the hornblende hornfels facies and the higher temperature orthopyroxene hornfels facies. In the latter the mineral assemblage of microcline + cordierite + andalusite has been observed pointing to the orthoamphibole subfacies. It is noteworthy that the lamination of the original rocks is recognizable in banded texture of the hornfels.

Globočnine granitnega pasu karavanške magmatske cone na širšem območju Črne na Koroškem so povzročile kontaktno metamorfozo vulkanskih in sedimentnih kamenin, v katere so prodrle. Vzorce kontaktnometamorfnih kamenin sedimentnega porekla sta nabrala P. Mioč in M. Žnidarčič ob poti zahodno od Lipolda proti Končniku. Granitni pas pa se stika ob samem robu tudi z izhodnim zelo šibko regionalno spremenjenim sericitno kloritnim skrilavcem štalenskogorske serije, ki vsebuje spilitizirani diabaz (J. Loeschke in K. Weber, 1973). H. V. Gruber (1898) je natančno opisal genezo rogovca. Po neposrednem kontaktu prvotnih sedimentov in granita je sklepal, da se je del kontaktnometamorfnih kamenin skupaj z granitom ob prelomu ugreznil. Na južnem obrobju granitnega pasu so izhodne kamenine povsem spremenjene v blestnik in gnajs. Enako velja za številne bloke v granitu samem. Gre za srednjezrnati in debelozrnati kremenov peščenjak z bazalno sericitno kloritno osnovno, kakršnega doslej pri nas v štalenskogorski seriji nismo poznali. Najdemo ga v karbonskih plasteh južno od Olševe, kjer se zmenjuje s pelitskimi različki in vsebuje zelo redke leče albitiziranega kremenovega porfirja.

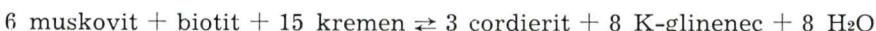
Različni odtenki vijoličasto rjavega rogovca so odvisni od količine rdečka-stega biotita. Vzorci brez biotita so sivkasti. Rekristalizacija je napredovala

v smeri prvotne laminacije in je zato ohranjena. Sestava mineralnih asociacija in velikost zrn sta odvisni od prvotne sestave in velikosti zrn po posameznih laminah. Vozlasti rogovec kaže transverzalno skrilavost, ki seče tudi drobne blaste cordierita, in je mlajša od kontaktne metamorfoze (sl. 1). Istočasno ohranjena fina laminacija, vezana na prvotno razliko v sestavi in strukturi, izključuje nastanek kontaktometamorfnih kamenin iz retrogradno spremenjenih regionalnometamorfnih različkov.

Cordierit ima različno mikrostrukturo in je značilen mineral raziskanih metasedimentov. V metapelitih severnega obrobja granitnega pasu leže blasti intermediarnega cordierita v finozrnati osnovi rdečkastega biotita, muskovita, klorita in kremena. Pogosto so neizrazito dvojnični in polni finih vključkov, ki ustrezajo mineralom v osnovi skrilavca in neprosojnim mineralom. Tak cordierit je značilen za zunanje dele topotne avreole v začetnih pogojih kristalizacije amfibolovega rogovčevega faciesa (W. E. Tröger, 1967). Možen potek reakcije je naslednji:



V bolj raznoličnem blestniku in gnaju na južnem obrobju granita, ki sta rekristalizirala pri višji temperaturi, in zlasti v sedimentnih blokih, zajetih v granitu, pa je cordierit prosojen, monokristalen ali izrazito dvojničen. Ponekod vsebuje luske rdečega biotita. Pogosto je delno ali popolnoma spremenjen v pinit. V njegovi združbi so kremen, oligoklaz, rdečasti biotit, akcesorni muskovit in gobasti andalužit. Redki vzorci vsebujejo poleg cordierita mikroklin (sl. 2), ki pomeni začetek piroksenovega rogovčevega faciesa, oziroma K-glinenčev cordieritni rogovčev facies po H. G. F. Winklerju (1974). Mikroklin ima tipično mrežo. Možen potek reakcije je po H. G. F. Winklerju (1967, p. 72) naslednji:



V teh vzorcih ni muskovita, niti sillimanita, nastopa pa še vedno andalužit. Zrna so velika 1 do 3 mm.

Raziskane kontaktometamorfne kamenine izhajajo iz metamorfoziranega pelita in kremenovega peščenjaka z bazalno kloritno sericitno kremenovo osnovo. Prisotnost andalužita in cordierita kaže na visoko vrednost razmerja  $\text{Al}_2\text{O}_3/\text{K}_2\text{O}$  v prvotnem sedimentu. En sam laminiran vzorec, ki vsebuje poleg zelene rogovalce tudi kremen, plagioklaz, sericitne aggregate, epidot in zeleni biotit, izhaja verjetno iz bazičnega tufa. Kontaktometamorfne bazične različke v okolini Schaide je opisal H. V. Graber (1930) in domnevral, da izhajajo iz diabaza Štalenskogorske serije. Potreben bi bil natančen pregled bazičnih vključkov v granitu, ki jih sicer prištevamo h granitni asociaciji.

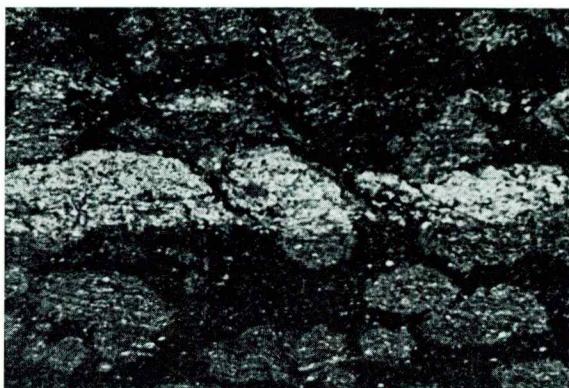
Stopnja metamorfoze raziskanih sedimentov ustreza celotnemu območju amfibolovega rogovčevega faciesa in prehodu v K-glinenčevu cordieritni rogovčev facies. Asociacija mikroklin, cordierita in andalužite, vendar brez muskovita in sillimanita, dokazuje kristalizacijo v ortoamfibolovem subfaciesu, ki predstavlja nižji del K-glinenčevu cordieritnega rogovčevega faciesa. Območje pritiska in temperature kontaktometamorfnih sprememb, ki ga kažejo metamorfne mineralne asociacije raziskanih metapelitov, variira od cca 0,5 kb in

Tabla 1 — Plate 1

Sl. 1 — Fig. 1

Laminirani biotitno muskovitni kremenov vozlasti skrilavec z intermediarnim cordieritom. Drobni blasti cordierita vsebujejo številne fine vključke biotita in hematita, verjetno tudi klorita. Jasno izražena prečna skrilavost  
 Vzorec 20435/1, nikola paralelna, 16 ×

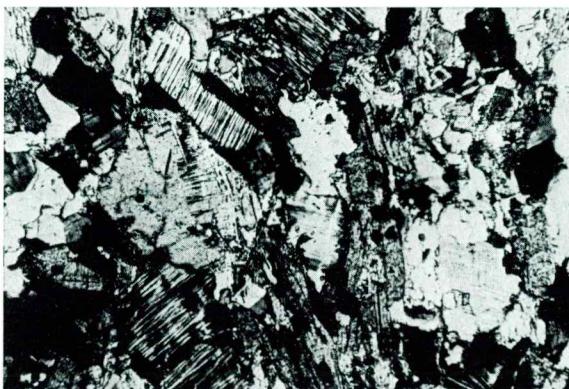
Banded biotite-muscovite-quartz spotted slate with intermediate cordierite. Fine biotite and hematite inclusions in small cordierite blasts. Distinct transversal cleavage  
 Sample 20435/1, nicols parallel,  
 16 ×



Sl. 2 in 3 — Figs. 2 and 3

Biotitno kremenov oligoklazni skrilavec s cordieritom in mikroklinom. Cordierit delno pinitiziran  
 Vzorec 19414/2, nikola paralelna (sl. 2) in navzkrižna (sl. 3), 25 ×

Biotite-quartz-oligoclase schist with cordierite and microcline. Cordierite partly altered to pinite  
 Sample 19414/2, nicols parallel (fig. 2) and crossed (fig. 3), 25 ×



520<sup>0</sup> C do največ 2,5 kb in cca 650<sup>0</sup> C (H. G. F. Winkler, 1967, p. 70 in 1974, p. 59). Najvišji možen pritisk ustreza približni globini 9 km. Vendar značilne mineralne asociacije niso občutljive za spremembo pritiska. Globina in ustreznii pritisk sta bila zato verjetno precej manjša.

#### L i t e r a t u r a

- Graber, H. V. 1898, Die Aufbruchszone von Eruptiv- und Schiefergesteinen in Süd-Kärnten. Jb. geol. R.-A., 47. Bd. 1897., 2. Hf., 225—294, Wien.
- Graber, H. V. 1930, Neue Beiträge zur Petrographie und Tektonik des Kristallins von Eisenkappel in Südkärnten. Mitt. Geol. Ges. Wien, 22. Bd. 1929, 25—64, Wien.
- Loeschke, J. und Weber, K. 1973, Geochemie und Metamorphose paläozoischer Tuffe und Tonschiefer aus den Karawanken (Österreich). N. Jb. Geol. Paläont. Abh., Bd. 1, Hf. 142, 115—138, Stuttgart.
- Tröger, W. E. 1967, Optische Bestimmung der gesteinsbildenden Minerale. Teil 2. E. Schweizerbart'sche Verlagsbuchhandlung, Stuttgart.
- Winkler, H. G. F. 1967, Die Genese der metamorphen Gesteine. 2. Aufl. Springer-Verlag, Berlin.
- Winkler, H. G. F. 1974, Petrogenesis of Metamorphic Rocks. Third Ed. Springer-Verlag, Berlin.