

Strukturna građa zapadnih obronaka Papuka

Mileusnić, Morena

Master's thesis / Diplomski rad

2022

Degree Grantor / Ustanova koja je dodijelila akademski / stručni stupanj: **University of Zagreb, Faculty of Mining, Geology and Petroleum Engineering / Sveučilište u Zagrebu, Rudarsko-geološko-naftni fakultet**

Permanent link / Trajna poveznica: <https://um.nsk.hr/um:nbn:hr:169:508852>

Rights / Prava: [In copyright](#)/[Zaštićeno autorskim pravom.](#)

Download date / Datum preuzimanja: **2024-11-25**



Repository / Repozitorij:

[Faculty of Mining, Geology and Petroleum Engineering Repository, University of Zagreb](#)



SVEUČILIŠTE U ZAGREBU
RUDARSKO-GEOLOŠKO-NAFTNI FAKULTET
Diplomski studij geološkog inženjerstva

STRUKTURNA GRAĐA ZAPADNIH OBRONAKA PAPUKA

Diplomski rad

Morena Mileusnić

GI 393

Zagreb, 2022.



KLASA: 602-01/22-01/149
URBROJ: 251-70-15-22-12
U Zagrebu, 4. 7. 2022.

Morena Mileusnić, studentica


RJEŠENJE O ODOBRENJU TEME

Na temelju vašeg zahtjeva primljenog pod KLASOM 602-01/22-01/149, URBROJ: 251-70-15-22-11 od 1. 7. 2022. priopćujemo vam temu diplomskog rada koja glasi:

STRUKTURNA GRAĐA ZAPADNIH OBRONAKA PAPUKA

Za mentora ovog diplomskog rada imenuje se u smislu Pravilnika o izradi i obrani diplomskog rada Izv. prof. dr. sc. Bojan Matoš nastavnik Rudarsko-geološko-naftnog fakulteta Sveučilišta u Zagrebu i komentora Dr. sc. Ivica Pavičić.

Mentor:




(potpis)

Izv. prof. dr. sc. Bojan Matoš

(titula, ime i prezime)

Predsjednik povjerenstva za
završne i diplomske ispite:




(potpis)

Doc. dr. sc. Zoran Kovač

(titula, ime i prezime)



Komentor:



(potpis)

Dr. sc. Ivica Pavičić

(titula, ime i prezime)

Prodekan za nastavu i studente:



(potpis)

Izv. prof. dr. sc. Borivoje
Pašić

(titula, ime i prezime)

STRUKTURNA GRAĐA ZAPADNIH OBRONAKA PAPUKA MORENA MILEUSNIĆ

Diplomski rad izrađen: Sveučilište u Zagrebu
Rudarsko-geološko-naftni fakultet
Zavod za geologiju i geološko inženjerstvo
Pierottijeva 6, 10000 Zagreb

Sažetak

Provedena istraživanja u okviru diplomskog rada predstavljaju sastavni dio strukturnih istraživanja HRZZ projekta HyTheC. Cilj diplomskog rada je bio izvršiti strukturnu analizu zapadnog dijela Papuka te izrada 3D geološkog modela predmetnog područja. Konceptualni 3D model izrađen je u programu Move i konstruiran je temeljem interpretiranih geoloških profila poprečnih na strukture te interpretiranih seizmičkih refleksijskih profila. Pet subparalelnih regionalnih profila ukazuju na strukturnu depresiju koju nalazimo na području Daruvara koja idući prema sjeveroistoku prelazi u zapadne obronke Papuka. Za potrebe izdvajanja naslaga na strukturno – geološkim profilima provedena su strukturno-geološka terenska istraživanja i interpretirani su rezultati strukturnih mjerenja u Stereonetu i Win-Tensoru.

Geološki model sugerira postojanje triju tektonskih faza, a koje su akomodirale u prvoj fazi nastanak regionalnih navlačnih struktura pružanja I-Z uz reversne rasjede pružanja I-Z te tektonskim transportom prema SZ. U drugoj i trećoj fazi prepoznati su kompresijski i transpresijski/transtenzijski pokreti u polju naprezanja generalnog pružanja I-Z te SI-JZ, a što je rezultiralo nastankom niza sinklinala i antiklinala pružanja S-J, te lijevim i desnim translacijskim/rotacijskim pokretima. Istraživanja su provedena u okolici daruvarskog područja kako bi se pobliže otkrili strukturni odnosi u podzemlju, a koji utječu na pražnjenje i punjenje karbonatnog vodonosnika termalne vode koju nalazimo u Daruvaru odnosno Daruvarskim toplicama.

Ključne riječi: Papuk, Panonski bazen, Savska i Dravska depresija, Lonjsko-Ilovska zavalu, 3D strukturno-geološki model podzemlja, Petroleum Experts Move softver.

Diplomski rad sadrži: 60 stranica, 3 tablice, 54 slike i 34 reference, 1 Web stranica, 1 prilog.

Jezik izvornika: hrvatski

Diplomski rad pohranjen: Knjižnica Rudarsko-geološko-naftnog fakulteta
Pierottijeva 6, Zagreb

Mentor: dr. sc. Bojan Matoš, izvanredni profesor RGNF
Komentor: dr. sc. Ivica Pavičić, viši asistent RGNF
Pomoć pri izradi: dr. sc. Staša Borović, viša znanstvena suradnica (HGI)

Ocjenjivači: dr. sc. Bojan Matoš, izvandredni profesor RGNF
dr. sc. Marko Cvetković, izvandredni profesor RGNF
dr. sc. Duje Smirčić, docent RGNF

Datum obrane: 08. srpnja 2022, Rudarsko-geološko-naftni fakultet Sveučilišta u Zagrebu

University of Zagreb
Faculty of Science
Department of Geology

Graduated Engineer Thesis
STRUCTURAL ANALYSIS OF WESTERN MARGIN OF MT. PAPUK

MORENA MILEUSNIĆ

Thesis completed in: Faculty of Mining, Geology and Petroleum Engineering, Department of Geology and Geological Engineering, Pierottijeva 6, Zagreb

Abstract:

The aim of the Master Thesis was to perform structural investigation/analysis of the western Papuk for HyTheC project supported by Croatian Science Foundation. In this work, principal research objectives were structural analysis of Mt. Papuk western margin, and construction of 3D geological model of research area. The conceptual 3D model was created in the Move program and it was constructed on the basis of i) interpreted geological cross sections placed perpendicular to the structures and ii) interpreted seismic reflection profiles. Five subparallel regional cross sections indicate the structural depression in the vicinity of Daruvar, whereas towards northeast it transient to western slopes of Mt. Papuk. For the purpose of construction of structural-geological profiles and correlative deformed deposits, structural-geological field observations were conducted, whereas analyses of structural measurements were conducted in Stereonet and Win-Tensor softwares. The constructed geological model suggests the existence of three tectonic phases, that in first phase accommodated formation of regional E-W oriented compressive structures (thrusts belts) characterized by tectonic transport top to the NW, whereas in the second and third tectonic phases, compression and transpression prevail. Tectonic movements are associated to the stress field characterized by principal stress axis E-W and NE-SW that resulted with formation of N-S oriented synclines and anticlines and sinistral/dextral translational/rotational structures respectively. Conducted investigation in Daruvar area was performed in order to address subsurface structural relationships that may pinpoint factors, which affect the discharge and recharging of the carbonate aquifer of thermal water found in Daruvar.

Keywords: Papuk Mt, Pannonian Basin, Sava and Drava depressions, Lonja-Ilova depression, 3D Structural geological model, Petroleum Experts Move software.

Thesis contains: 60 pages, 3 tables, 54 figures, 34 references, 1 web site, 1 enclosure.

Original in: Croatian

Thesis deposited in: Library of the Faculty of Mining, Geology and Petroleum Engineering, Pierottijeva 6, Zagreb

Supervisor: Assoc. Prof, Bojan Matoš, PhD
Co-supervisor: Ivica Pavičić, PhD – Senior Researcher
Tech. assistance: Staša Borović, PhD – Senior Scientific Associate at Croatian Geological Survey
(Project leader of CSF project HRZZ HyTheC) (HGI)
Reviewers: Assoc. Prof, Bojan Matoš, PhD
Assoc. Prof, Marko Cvetković, PhD
Assist. Prof, Duje Smirčić, PhD

Date of defense: 8th July, 2022, Faculty of Mining, Geology and Petroleum Engineering, University of Zagreb

ZAHVALA....

Mentoru i komentoru, izv.prof.dr.sc. Bojanu Matošu te dr.sc. Ivici Pavičiću za mnoštvo savjeta tijekom izrade diplomskog rada te tijekom terenskih istraživanja. Prije svega zahvaljujem za prijedlog teme ovoga rada. Na pruženoj potpori u teškim trenucima. Komentoru posebno hvala za pomoć u korištenju programa Move i zabavnom načinu izrade modela.

Voditeljici HRZZ projekta dr.sc. Staši Borović i ostalim članovima tima za sva terenska istraživanja koja sam provela s njima te sudjelovanju u uzorkovanju termalnih voda i geofizičkim istraživanjima koje sam prvi put vidjela i u kojima sam imala priliku sudjelovati.

HRZZ za priliku i mogućnost sudjelovanja na aktivnostima projekta HyTheC.

Agenciji za ugljikovodike (AZU) za dobivene seizmičke refleksijske profile te bušotinske podatke koji su korišteni za izradu 2D geoloških profila.

Kompaniji Petroleum Expertu za ustupanje programa Move RGN fakultetu.

Svojoj obitelji najiskrenije od srca koji su mi uvelike pomogli i ohrabivali tijekom provedbe terenskih istraživanja i prilikom izrade diplomskog rada.

Filipu za zabavne trenutke tijekom izrade diplomskog rada i pomoći prilikom izrade istog te utjehu u teškim trenucima.

Kolegicama s faksa za pomoć pri izradi diplomskog rada i za svaki utorak koje su učinile veselijim.

Dušanu i Ivanu koji su uvijek bili ovdje kad je trebalo razbistriti um od izrade rada.

Sadržaj

1. UVOD.....	1
2. GEOGRAFSKE ZNAČAJKE PODRUČJA.....	2
3. GEOLOŠKE ZNAČAJKE PODRUČJA.....	5
3.1. Tektonski razvoj Slavonskih planina u okviru razvoja Panonskog bazena	5
3.3. Geološka građa istraživnog područja	11
4. METODOLOGIJA RADA.....	22
4.1. Terenske metode.....	22
4.2. Kabinetska obrada podataka.....	23
• ESRI ArcMap 10.7 softver (GIS).....	23
• Strukturna istraživanja predmetnog područja.....	24
• Geološki profili	25
5. REZULTATI ISTRAŽIVANJA I INTERPRETACIJA.....	26
5.1.1. Slojevitost	27
5.1.2. Pukotine	30
5.1.3. Polja paleonaprezanja u području istraživanja	30
5.2.1. Geološki profil DA-1.....	41
5.2.2. Geološki profil DA-2.....	45
5.2.3. Geološki profil DA-3.....	48
5.2.4. Geološki profil DA-4.....	50
5.2.5. Geološki profil DA-5.....	54
5.2.6. 3D STRUKTURNI MODEL ISTRAŽIVANOG PODRUČJA.....	56
6. RASPRAVA.....	61
7. ZAKLJUČAK	63
8. LITERATURA:.....	64

POPIS SLIKA:

Slika 2.1 Označeno predmetno područje istraživanja u širem Daruvarskom području (narančasti pravokutnik) i mjesta obuhvaćena u istraživanom području. QGIS (Izvor: https://geoportal.dgu.hr).....	2
Slika 3.1 Tektonska karta Tisza mega-bloka (označeno svijetlo plavom bojom) i okolnih megastrukturnih blokova. Područje istraživanja označeno je žutim kvadratom. Na karti se mogu vidjeti i glavne navlake (Codru, Bihor i Mecsek) i normalni te strike-slip rasjedi (prema Schmid i dr., 2020).	6
Slika 3.2 Na profilu B (od jugoistoka prema sjeverozapadu) vidljiv je strukturni odnos zapadnog dijela današnjih Karpata, Mađarske smične zone, jedinice Kopaonika i u konačnici predalpinski pojas prema Ustaszewski (2020). Uz navedene tektonske jedinice, vide se glavne navlačne strukture koje su zaslužne za izdizanje Tisza bloka na području Panonskog bazena, odnosno, izdizanje Slavonskih planina. Profil B označen je žutom linijom na tektonskoj karti (Slika 3.1).....	6
Slika 3.3 Podvlačenje (subdukcija) Jadranske mikroploče pod Euroazijsku (Tisza-Dacia) blok (prema Ustaszewski i dr. 2009; 2010).	7
Slika 3.4 Supradetachment bazen koji je rezultirao nastankom Savske depresije za vrijeme miocena (25Ma), a ista je popraćena intruzijom granita utvrđene starosti od 27 Ma. Blago nagnuti detachment reaktivirao je navlaku nastalu tijekom mlađe krede (Ustaszewski i dr., 2009; 2010).	7
Slika 3.5 Prema Ustaszewski i dr. (2014) prikazan je profil pružanja JJZ-SSI koji se proteže od SZ Bosne (dolina Prijedora) na JZ do Dravske depresije na SI. Na profilu je vidljiva pliokvartarna promjena iz dotadašnjeg ekstenzijskog režima u kompresijski između Jadranske mikroploče na JZ i Tisza-Dacia bloka na SI. Beach-ball dijagrami na profilu ukazuju na dubine hipocentara te mehanizme potresa.	8
Slika 3.6 Položaj dva glavna desna rasjeda (Savskog, Dravskog) i niz (1-6) lijevih i desnih rasjeda koji fragmentiraju strukturni sklop Slavonskih planina (iz Jamičić; 1988). Prema izmjerenim orijentacijama na strukturnim elementima (klivaž, folijacija, rasjedne plohe), σ_1 se pružala S-J, σ_3 I-Z.....	9
Slika 3.7 Odnosi kuteva (β , γ) između dva glavna strike-slip rasjeda i strike-slip rasjeda (1-6). Strike-slip rasjedi predstavljeni su kao parovi konjugiranih rasjeda. Sastoje se od rasjeda s pružanjem SI-JZ i desnim pomakom te protusmjernih rasjeda pružanja te SZ-JI s lijevim pomakom. Između njih dolazi do rotacije blokova (ABC trokut) i ekstenzijskog režima uzrokovanog povećanjem γ kuta (Dravski rasjed) i istodobnim reduciranjem β kuta (Savski rasjed) u odnosu na ostale lijeve i desne rasjede. Na desnoj slici prikazan je model boranja terena (prema Jamičić, 1995) koje je izazvano transpresijom između strike slip rasjeda nagnutih pod kutem između 30 i 45 stupnjeva.....	10
Slika 3.8. Isječak iz OGK 1:100.000 lista Daruvar (Jamičić, 1989) i Orahovica (Jamičić & Brkić, 1987) s naznačenim trasama konstruiranih geoloških profila. Karta je načinjena koristeći se ESRI ArcMap 10.7 softverom. (ArcMap 10.7).....	12
Slika 3.9 Kompozitni geološki stup istraživanog područja prema OGK listovima Daruvar (Jamičić, 1989) i Orahovica (Jamičić & Brkić, 1987).	13
Slika 3.10 Pegmatiti unutar granioida na lijevoj slici s vidljivim tinjcima (muskovit, biotit- Mt, Bt), feldspati (Fsp), kvarc (Q) i na desnoj slici fragment škriljavca bogat granatima. Lokacija točke opažanja pegmatita (636) se nalazi SI od mjesta D.Borki. Lokacija točke opažanja škriljavaca (Hy-22-9) se nalazi JI od Barice.....	14
Slika 3.11 Blok donjotrijaskih naslaga u blizini kontakta s permotrijaskim naslagama. Lokacija točke opažanja (Hy-133) se nalazi u istočno od Petrovog vrha.	16
Slika 3.12 Naslage anizika i ladinika. Krinoidni vapnenci vidljivi na lijevoj slici lokalno prekrivaju naslage Anizika koji čine dolomitne breče vidljive na desnoj slici. Lokacija točke opažanja krinoidnih vapnenaca (Hy-22-26) se nalazi SI od Barice. Lokacija točke opažanja dolomitnih breča (Hy-21-10D) se nalazi u blizini Sirača. ...	16
Slika 3.13 Skladovi dijabaza. Lijeve slika fotografirana je na trećoj etaži u kamenolomu Toplica u Batinjskoj Rijeci, a desna slika fotografirana je istočnije u odnosu na kamenolom Toplica. Vidljivi su dajkovi dijabaza koji prodiru kroz gornjotrijaske dolomite.	17
Slika 3.14 Slika lijevo: jurski tankpločasti vapnenci podložni boranju. Lokacija točke opažanja (Hy-21-02) se nalazi u blizini Crnog vrha. Slika desno crvenkasti jurski vapnenci. Lokacija točke opažanja crvenoklastičog vapnenca (WP 26) se nalazi u blizini sinklinale Kik-Petrov Vrh.....	17
Slika 3.15 Fosili pektena lijevo i oštriga desno, kontakt između trijasa i neogenskih naslaga (baden) istočno od Daruvara.....	18
Slika 3.16 Slika lijevo - otisak ježinca na lokaciji (Hy-21-19) u blizini Daruvarskih toplica. Slika desno - fragment breče s ostacima neogenskih i trijaskih naslaga.	19
Slika 3.17 Prijelaz iz litotamijskih vapnenaca (donji dio čekića) u sarmatske lapore (iznad čekića).....	20

Slika 3.18 Pontski lapori i mjesto gdje je izmjerena slojevitost orijentacije S0 125/25. Lokacija točke opažanja (D-12) se nalazi u blizini Markovca JZ od Petrovog vrha.....	21
Slika 3.19 Kvarterne naslage iskopane u zasjeku u Batinjskoj Rijeci.....	21
Slika 4.1 Primjer zapisa jedne terenske točke koja sadrži projektni i terenski naziv/oznaku, vrijeme kad je zabilježena terenska točka, koordinate točke u WGS 1984 te MGI Balkans 5 projekcijama te njezin terenski opis.	22
Slika 4.2 Georeferencirana karta u ArcMap 10.7 programu s prikazom svih izmjerenih točaka i zadanih trasa strukturno-geoloških profila (Izvor: https://geoportal.dgu.hr/).....	23
Slika 4.3 Win-Tensor sučelje (lijevo) (prema Delavux, 2018). Stereonet sučelje (desno) (Allmendinger, 2019).	24
Slika 4.4 Georeferencirana karta lista Daruvar (Jamičić 1989) i Virovitica (Galović i dr., 1979) s dodanim trasama seizmičkih profila i trasama zadanih strukturno-geoloških profila. Svijetlijo-plavom bojom označeni su seizmički profili koji su interpretirani za potrebu izrade ovog rada, a strukturno-geološki zelenom bojom. ...	25
Slika 5.1 Lijevo: Slojevitost je prikazana tragovima ravina te polovima ravnina (crni kružići). Radi bolje preglednosti izveden je konturni dijagram iz polova slojevitosti. Prevladavaju slojevitosti orijentacija azimuta JZ-SZ s prosječnim kutem nagiba od 40°. Desno: Predstavlja folijaciju S1 izmjerenu u magmatskim tijelima i oblicima. Od izmjerenih folijacija S1 su orijentacije SZ, a manji dio SI, kuta nagiba od 30 do 50°. Presječnice mjenjenih folijacija (crveni kružići) sugeriraju osi bore čije osi tonu prema SZ.	28
Slika 5.2 Slojevitost prikazana tragovima ravnina. Osi bora izmjerenih na istraživanom području označene su.....	28
Slika 5.3 M bore zabilježene u jurskim vapnencima. Crvenim točkicama koje označavaju orijentacije osi bora pružanja S-J koje tonu prema sjeveru te potvrđuje transport naslaga prema sjeveru izazvanu kompresijskom tektonikom zbog koje je i podloga navučena na neogenske stijene. Lokacija se nalazi JI od Daruvara (Hy-141).....	29
Slika 5.4 Blago borana struktura u šejlovima koja se ustrmljuje prema zapadu. Lokacija se nalazi u neposrednoj blizini istočno od Barice. Točka opažanja (Hy-22-31).....	29
Slika 5.5 Pukotinski setovi označeni polovima u Stereonetu (Allmendinger, 2019) Nijansama zelene označene su najveće gustoće pukotina, a nijansama plave rijeđe raspoređeni setovi.	30
Slika 5.6 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi naprežanja za žutu grupu reversnih rasjeda. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje da je glavni režim kompresijski. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonaprežanja. Rasjedne plohe pružaju se u smjeru SZZ-JII s nagibom prema SI i JZ, a iz Beach-ball dijagrama je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica kompresijskog polja naprežanja osi orijentacije ISI-ZJZ. Beach-ball dijagram proračunat je R. Dihedron (prema Delavux, 2018) metodom. ...	33
Slika 5.7 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi naprežanja za žutu grupu reversnih rasjeda. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje da je glavni režim kompresijski. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonaprežanja. Rasjedne plohe pružaju se u smjeru SSI-JJZ s nagibom prema ZSZ I JJI, a iz Beach-ball dijagrama je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica kompresijskog polja naprežanja osi orijentacije ISI-ZJZ. Beach-ball dijagram proračunat je R. Dihedron (prema Delavux, 2018) metodom.	33
Slika 5.8 Reversni rasjed unutar slojeva dolomita s označenom pozicijom izmjerene rasjedne plohe R i slojevitosti S0. Kao posljedica rasjedanja dolazi do povijanja slojeva odnosno formiranje vlačnih bora. Lokacija točke opažanja (Hy-21-203) se nalazi u istočnom krilu sinklinale Kik-Petrov vrh (DA-4). Ovakav rasjed odgovarao bi plavoj grupi u tranpresijskim/kompresijskim strukturama (Tablica 5.2).....	34
Slika 5.9 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi naprežanja. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje na ekstenziju. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonaprežanja. Rasjedne plohe pružaju se u smjeru SZZ-JII s nagibom prema SSI, a iz Beach-ball dijagrama je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica ekstenzijskog polja naprežanja čija je najveća os naprežanja orijentacije JJZ-SSI.....	35
Slika 5.10 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi naprežanja. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje na ekstenziju. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonaprežanja. Rasjedne plohe pružaju se SSI-JJZ sa smjerom nagiba prema SZZ i JII. Iz Beach-ball dijagram je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica ekstenzijskog polja naprežanja osi orijentacije JI-SZ.	36
Slika 5.11 Normalni rasjed orijentacije R= 2/37 koji je izmjeren u trijaskim dolomitima. Relativan pomak je definiran temeljem orijentacije vlačnih/tenzijskih pukotina (označeno žutim poligonom) koje nastaju progresivnom rotacijom u zoni smicanja. Točka opažanja se nalazi između Daruvara i Petrovog vrha. Lokacija točke opažanja (Hy-144) se nalazi između Daruvara i Petrovog vrha.	36
Slika 5.12 Orijetacija slojevitosti u strukturi ramp-flat-ramp, odnosno 2 subhorizontalne rasjedne plohe koje su povezane rampom pod većim nagibom, odnosno 45° u ovom slučaju. Tektonski transport je u smjeru istoka. Točka opažanja je približno u blizini Barice, točka opažanja (Hy-21-12).	37

Slika 5.13 Konjugirani parovi rasjeda unutar permskih pješčenjaka s označenim osima bora i izmjerenim položajima rasjedne plohe R i slojevitosti So. Lokacija točke opažanja (Hy-21-115) se nalazi SI od Petrovog vrha. Pješčenjaci transgresivno naliježu na granitoide i pegmatite vidljive na slici 3.10.....	38
Slika 5.14 Slika lijevo - Strije na rasjednim plohama reversnih lijevih rasjeda s označenim pomakom. Slika desno – Stereogram na kojoj su prikazane rasjedne plohe s reversnim i lijevim pomakom. pružanja SI-JZ s orijentacijom glavne osi kompresije S-J. Lokacija točke opažanja (Hy-21-111) se nalazi SI od Daruvara.....	39
Slika 5.15 Jurski vapnenci koji su intenzivno tektonizirani te su nizom reversnih rasjeda ugrađeni u duplex strukturu. Lokacija u neposrednoj blizini Crnog Vrh.	39
Slika 5.16 Odnos folijacije S1 prikazane u Stereonetu (slika desno) s rasjednim plohama R izmjerenim u mogućoj duplex strukturi u jurskim vapnencima prikazane pomoću WinTensor-a (slika lijevo). Transport materijala odvija se prema S-SI. Folijacija i rasjedne plohe približnog su pružanja SZ-JI s orijentacijom glavne osi kompresije ZJZ-ISI.....	40
Slika 5.18 Konstruirani strukturalno – geološki profil DA-1 u području istraživanja.A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-1 koji se sastoji od intepretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju geoloških i geofizičkih podataka. Rasjedi- 1a-Dežanovački rasjed, 1b Daruvarski rasjed 1 Pakrački rasjed i 2 Podvrško-Velika rasjed.	43
Slika 5.17 Fault-propagation fold tip strukture (Fossen, 2010). Vidljivo na zapadnom dijelu profila (Slika 5.18) i uzrokovano slijepim rasjedom.....	44
Slika 5.19 Konstruirani strukturalno – geološki profil DA-2 u području istraživanja.A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-2 koji se sastoji od intepretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi- 1a-Dežanovački rasjed, 1b Daruvarski rasjed 1 Pakrački rasjed i 2 Podvrško-Velika rasjed.	47
Slika 5.20 Konstruirani strukturalno – geološki profil DA-3 u području istraživanja.A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-3 koji se sastoji od intepretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi- 1b Daruvarski rasjed 1 Pakrački rasjed i 2 Podvrško-Velika rasjed.....	49
Slika 5.21 Kamenolom Toplica u Batinjskoj Rijeci u okolici Daruvara.	51
Slika 5.22. Kamenolom "Hrvatske šume" istočno i nedaleko od Kamenoloma Toplica u Batinjskoj Rijeci. Slika prikazuje južni dio 3. etaže gdje je vidljiva iza bagera ploha normalnog rasjeda dekametarskih dimenzija, orijentacije R=2/85	51
Slika 5.24. Konstruirani strukturalno – geološki profil DA-4 u području istraživanja.A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-4 koji se sastoji od intepretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi - 4 Voćinski rasjed 3 Toplički rasjed.....	52
Slika 5.23 Fault-bend fold tip bora (Suppe, 1983), nastanak i transport (plava strelica) materijala ilustriran je na slikama od (a) do (e).....	53
Slika 5.25. Konstruirani strukturalno – geološki profil DA-5 u području istraživanja.A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-5 koji se sastoji od intepretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi: (4) Voćinski rasjed, (3a) Crni Vrh-Gradine rasjed, (3) Toplički rasjed.....	55
Slika 5.26 Sučelje Petroleum Experts Move.	56
Slika 5.27 "Horizontal image" s prostornim prikazom podloge temeljene na OGK listova Daruvar i Orahovica preuzete iz ArcMap-a s povučenim trasama geoloških profila i preuzetim poligonom područja koji je podloga	

za 3D model na lijevoj slici. Donja slika ili "Vertical image" prikazuje prostorni i vertikalni položaj priloženih geoloških profila izrađenih ranije u CorelDRAW-u. Uz profile, navedena je legenda naslaga (litostratigrafskih jedinica).	57
Slika 5.28 Geološki stup litostratigrafske jedinice u kojem su objedinjeni ime, starost, debljina naslaga i njihova boja kojom su prikazane u modelu.	58
Slika 5.29 Linije horizonata stratigrafskih jedinica i rasjeda digitaliziranim pomoću alata "Horizon" i "Fault". Slika prikazuje površinu rasjeda izrađenu Spline Curves metodom.	59
Slika 5.30 3D Strukturno-geološki model Daruvarskog područja. Vidljiva je Lonjsko- Ilovska zavala na zapadnoj strani modela koja idući prema SI prelazi u zapadne obronke Papuka. Zavala je ispresijecana reversnim rasjednima počevši s Dežanovačkim koji su zaslužni za formiranje Fault-propagation fold tip struktura.	60

POPIS TABLICA:

Tablica 5.1 Parazitske M bore u jurskim vapnencima na lokaciji – X- 5679687,32; Y- 5052442,18. (Slika 3.8).....	28
Tablica 5.2 Proračunate vrijednosti glavnih P, B, T osi za reversne rasjedne plohe. R je označena orijentacija i kut nagiba rasjedne plohe, a Ls je označena orijentacija lineacija strija pomoću kojih je određen pomak. Pomak je naznačen za svaku rasjednu plohu. U stupcu pomak "I" – reversni, "S" – lijevi, "D" – desni, "X" nije određen.	32
Tablica 5.3 Proračunate vrijednosti glavnih P, B, T osi za reversne rasjedne plohe. R je označena orijentacija i kut nagiba rasjedne plohe, a Ls je označena orijentacija lineacija strija pomoću kojih je određen pomak. Pomak je naznačen za svaku rasjednu plohu. U stupcu pomak "N" – normalni, "S" – lijevi, "D" – desni, "X" nije određen.	35

POPIS PRILOGA:

Prilog 1. Tablica s terenskim točkama opažanja koje uključuje naziv točke i koordinate točaka u WGS1984 koordinatnom sustavu.	
---	--

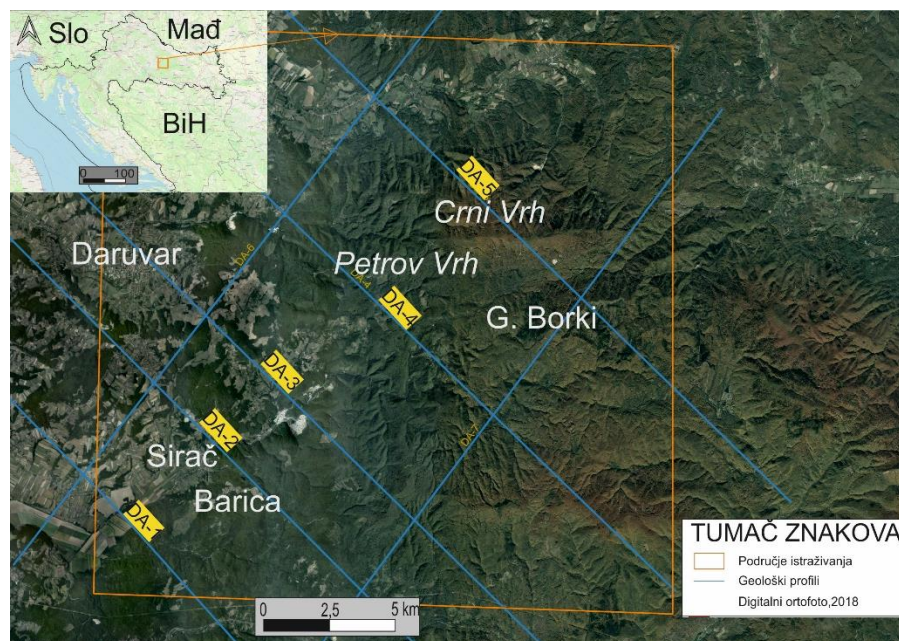
1. UVOD

Slavonske planine i njihova tektonska evolucija predstavljaju važan predmet razmatranja geološke zajednice u Hrvatskoj i šire. U ovom radu kombinacijom kabinetskog i terenskog rada izrađen je preliminarni strukturni model podzemlja zapadnih obronaka Papuka te Daruvarskog dijela Lonjsko-ilovske zavale. Izrada strukturnog modela temeljila se na podacima prikazanim na postojećim geološkim kartama istraživanog područja, seizmičkim refleksijskim profilima u području Daruvarske zavale te strukturnim podacima prikupljenim u okviru terenskih istraživanja.

Izrada ovog diplomskog rada dio je istraživanja provedenih u okviru uspostavnog istraživačkog projekta Hrvatske zaklade za znanost „Multidisciplinarni pristup izradi konceptualnih modela hidrotermalnih sustava“, akronima HyTheC (HRZZ-UIP-1218) čija je voditeljica dr. sc. Staša Borović, viša znanstvena suradnica Hrvatskoga geološkog instituta. Kako je jedan od ciljeva projekta bilo i razumijevanje hidrotermalnog sustava na području Daruvara, provedena istraživanja u okviru diplomskog rada obuhvaćala su digitalizaciju postojećih podataka u GIS bazu, terenska strukturno-stratigrafska opažanja izdanaka, najčešće uz same ceste ili u koritima potoka koji se slijevaju niz obronke Papuka i naposljetku njihovog opisa u terenskom dnevniku. U provođenju terenskih opažanja korištene su topografske osnove TK25 (Topografska karta M 1:25.000, DGU) i HOK (Hrvatska osnovna karta, DGU), a za potrebe strukturne analize korišteni su OGK listovi Daruvar (Jamičić, 1989) i Orahovica (Jamičić & Brkić, 1987) na kojoj su ucrtani i dodani izmjereni strukturni elementi. Najveća pozornost u okviru terenskih istraživanja bila je usmjerena na područje u neposrednoj blizini grada Daruvara, odnosno izdanke stijena mezozojske i kenozojske starosti koji ujedno čine hidrotermalni sustav Daruvarskih toplica. Nadalje, jedan od glavnih ciljeva ovog rada bili su da na temelju prikupljenih strukturno-geoloških podataka postojeće deformacijske strukture opišemo kroz deformacijske događaje koji su ih uzrokovali te interpretirati tektonske odnose u području istraživanja, uz pomoć novoprikupljenih podataka u obliku 2D strukturno-geoloških profila, odnosno 3D modela istraživanog područja.

2. GEOGRAFSKE ZNAČAJKE PODRUČJA

Istraživani dio geografski je omeđen rijekama Dravom sjeverno i rijekom Savom južno, ali najvažniji pritoci su rijeka Bijela, Pakra i Toplica. Naselja koja istraživano područje obuhvaća su Batinjani na sjeveru, grad Daruvar, grad Sirač i mjesta Barice na samom jugu te naselje Gornji Borki na istoku (Slika 2.1.). Najveće nadmorske visine čine *Petrov vrh* (614 m.n.m.), *Crni vrh* (834 m.n.m) i dr. (Slika 2.1). S jugozapadne strane, geografski te prema tumaču **lista Daruvar** (Jamičić i dr., 1989) nalazi se Ilovska zavalata, dok se na sjeverozapadu geomorfološki nalazi pobrđe Bilogore (Jamičić, 1989). Geomorfološki, područje zauzima obronke zapadnog Papuka i koji čini zapadne padine Slavonskih planina (Slika 2.1.). Klima je umjereno topla vlažna s vrućim ljetima (Cfb). Važne djelatnosti daruvarskog područja je kupališni te zdravstveni turizam koje su u neposrednoj vezi s projektom *HyTheC* kao i ovog diplomskog rada.



Slika 2.1 Označeno predmetno područje istraživanja u širem Daruvarskom području (narančasti pravokutnik) i mjesta obuhvaćena u istraživanom području. QGIS (Izvor: <https://geoportal.dgu.hr>).

Pregled dosadašnjih strukturnih istraživanja

Prema Tumaču *lista Daruvar* (Jamičić i dr., 1989) F. Wodiczka (1855) je prvi znanstvenik koji je opisao petrografska svojstva kristalinske podloge Papuka u sklopu izrade pregledne geološke karte tadašnje Austro-Ugarske monarhije.

Geološkim istraživanjem *Slavonskih planina* nastavio se baviti i D. Stur (1861;1862) prikazavši rezultate geoloških istraživanja u listovima V i VI (M 1: 576.000). Njegova opažanja su od velikog značaja s obzirom da je definirao vremenski slijed nastanka kartiranih lito-skupina stijena; idući od najstarijih prema najmlađima. Prema D. Stur (1861;1862) geološki stup *Slavonskih planina* započinje gnajsevima i granitima (stariji paleozoik prema Tumaču), a njih prekrivaju kristalasti škriljavci, škriljavci donjeg trijasa. Povrh škriljavca u slijedu nalaze se i dolomiti i vapnenci koji pripadaju srednjem i gornjem trijasu.

U analizi strukturne evolucije *Slavonskih planina* Salopek (1914) dolazi do zaključka da *Slavonske gore* ne pripadaju Alpama, već drugom starom masivu, tzv. „Orijentalnom kopnu“. Za razliku od Salopeka, Koch (1917) vjeruje da se obronci Psunja pružaju kroz Papuk te čine istovjetnu gorsku masu, čime negira pripadnost drugom masivu. Temeljem petroloških analiza Poljak (1911; 1912; 1934a, b, c; 1938; 1939) prvi put spominje da su filiti koji su u izmjenama s kvarcitima silurske starosti. Isto tako opisuje geotektonski položaj i tektonski razvoj *Slavonskih planina*. Tijekom '60-ih godina Tajder i dr. (1960) zapaža da mezozojski slijed započinje brečama i kvarcnim pješčenjacima srednjotrijaske starosti uz grebenske karbonate. Prema Raffaelli (1964) paleozojski škriljavci ukazuju na progresivni metamorfizam čiji se intenzitet pojačava od smjera juga prema sjeveru, prelazeći u migmatite (Vragović, 1965).

K. Šikić i M. Brkić (1975) te Jamičić (1976) istražuju stratigrafska obilježja stijena u potoku Radlovac pa nalazima flore dokazuju permski i donjotrijaski slijed naslaga. U sklopu izrade geološke karte *OGK list Daruvar* te pripadajućeg *Tumača* Jamičić (1975; 1979; 1980) te Vragović i Jamičić (1976) strukturnim istraživanjem građe Krndije i Papuka (zapadnog i istočnog Papuka) iznose činjenice o dvije generacije boranja, a isto tako dijele paleozojske stijene na stariji kompleks koji je podložniji boranju (progresivno- retrogradni metamorfizam) te drugi, mlađi kompleks koji je okarakteriziran niskim stupanjem metamorfizma.

Strukturno-petrografska istraživanja tijekom '80-ih godina 20. st. (Jamičić, 1983; 1988) rezultirala su izdvajanjem tri metamorfna kompleksa: *Psunjski (Kutjevački)* koji bi pripao bajkalskoj orogenezi prema starosti (542 Ma), *Papučko-jankovački kompleks* koji bi pripadao kaledonskoj orogenezi (359 Ma) i zadnji *Radlovački kompleks* koji je formiran tijekom Variscijske orogeneze (318-300 Ma). Jamičić (1983; 1988) je ukazao na važnost regionalnih desnih rasjeda unutar Savske i Dravske zone između kojih je uočen sustav *strike-slip* rasjeda pružanja dominantno SI-JZ, s lijevim pomakom.

Rad Pamić i Jurković (2002) upućuje na postojanje plutonskih i metamornih kompleksa koji se sastoje od metamornih sekvenci *barrovian* tipa. Metamorfni kompleksi su litološki razvrstani kao migmatiti i granitoidi, a razlikovani su prema indeks mineralima. U novijim strukturno-geotektonskim istraživanjima šireg područja Ustaszewski i dr. (2009; 2010) opisuju tektonski razvoj Savske suturne zone (SSZ) pri čemu detaljnije opisuje MORB (*engl. Mid oceanic ridges basalts*) ili OIB (*engl. oceanic island basalts*) intraoceanski vulkanizam. Smatraju da SSZ čini tektonsku granicu između tektonskih blokova ALCAPA na zapadu i Tisza-Dacia mega jedinice. Kao dokaz navode nalaze riolitnog vulkanizma koji je otkriven na Kozari i Požeškoj gori. U radovima Schmid i dr. (2008; 2020) predstavljene su tektonske karte Alpsko-karpatsko-dinaridskog (ALCADI) orogenetskog sustava koji je ispunjen naslagama neogenske i kvartarne starosti Panonskog bazenskog sustava (PBS). Od recentnih diplomskih radova, Manjarić (2011) daje detaljan opis litostratigrafskih jedinica na području zapadnog Papuka dok Vukovski (2019) na području od Voćina do Pakraca provodi strukturnu analizu mezozojskih i kenozojskih naslaga. Temeljem prikupljenih podataka izdvaja deformacijske strukture te određuje uvjete nastanka pomoću minerala glina (kristanilitet illita i klorita). Nadalje, zaključuje u radu da su prebačene megaskopske bore F1 unutar permsko – trijaskih naslaga izazvane tijekom kasne krede i paleogena kao posljedica kolizije Tisije i Jadranske ploče u završnom stadiju. Megaskopske bore F2 koje obilježavaju neogenske naslage i reversno rasjedanje sjeverne vergencije i pružanja I-Z nastale su na prijelazu između neogena i pliokvartara.

3. GEOLOŠKE ZNAČAJKE PODRUČJA

3.1. Tektonski razvoj Slavonskih planina u okviru razvoja Panonskog bazena

Slavonske planine smještene su na području nekadašnjeg Tisza megabloka okruženog *Bohemian* masivom na istoku, *Dacia* blokom na jugoistoku, Alpama na zapadu i Savskom suturnom zonom (Sava-Vardar) te Jadranskom mikropoločom na jugozapadu (Slika 3.1). Prema Ustaszewski i dr. (2009; 2010) Savska Suturna Zona je zona subdukcije/kolizije te tektonska granica između megablokova ALCAPA na zapadu i Tisze-Dacie na istoku (Slika 3.1; 3.3).

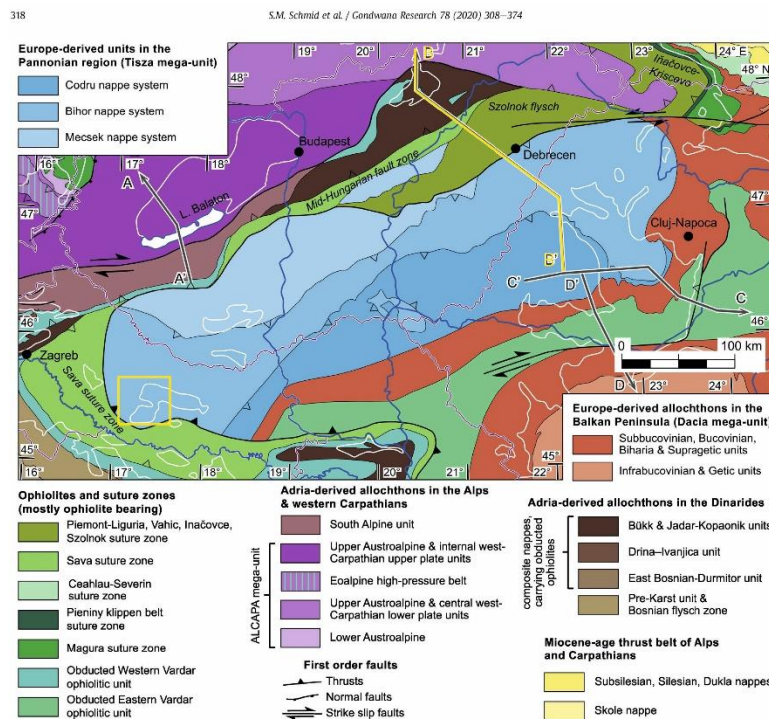
Prema Pamić (2002) Savsko-Vardarska zona je zona u čijoj su podini unutrašnji Dinaridi, a u krovini Tisza-Dacia blokovi s pružanjem od današnje doline Vardara preko Beograda do Medvednice gdje se mijenja dotadašnja orijentacija iz SZ-JI u SI-JZ i pruža se kontinuirano u *Središnju mađarsku smičnu zonu* (engl. *Mid Hungarian Line*) predstavljajući glavnu tektonsku granicu u podlozi PBS-a između ALCAPA megabloka i Jadranske mikroploče; aktivnih tijekom paleogena i neogena, uz opetovane inverzije i promjene smjera pomaka (Csontos & Nagymarosy, 1998). (Slika 3.2.)

Početak oligocena, u završnom stadiju kolizije Jadranske mikroploče te Europske ploče formirani su MORB ili OIB intra-oceanski vulkanizam čiji su rioliti otkriveni na Kozari i Požeškoj gori (Šparica i dr., 1979; 1980). Termometrijska i geokemijska analiza određena je na cirkonima (Zr) pri čemu u granitima A tipa koji prevladavaju na Požeškoj gori postoji povećana zasićenost Zr u magmi pri temperaturi od 860-950 °C (Watson i Harrison, 1983).

Prema Ustaszewski i dr. (2010), cijeli prostor središnje SSZ predstavlja postkolizijski predgorski bazen ispunjen gornjopaleocenskim naslagama, odnosno plitkim oceanskim vapnencima koji produbljavanjem postepeno prelaze u turbiditne pješčenjake, šejlove i konglomerate.

Prema Ustaszewski i dr. (2010), krajem oligocena do srednjeg miocena (25-13 Ma), SSZ postaje rubnim dijelom ekstenzijskog „*supradetachment*“ bazena u kojem ekstenzija nastupa za vrijeme egera (25 Ma), a ista je popraćena intruzijom granita u podlozi bazena (27 Ma). *Supradetachment* bazen nastao je u kontaktnoj zoni sustava reversnih rasjeda koji su navukli Tisza-Dacia blok na Jadransku mikroploču. Prelaskom iz kompresijske u

ekstenzijsku fazu nastanka Panonskog bazena blagi navlačni rasjed u domeni *Savske suturne zone* prelazi u blago nagnuti normalni rasjed koji je u svojoj neposrednoj krovini otvorio bazenski prostor Savske depresije (Slika 3.4.; 3.5.).



Slika 3.1 Tektonska karta Tisza mega-bloka (označeno svijetlo plavom bojom) i okolnih megastrukturnih blokova. Područje istraživanja označeno je žutim kvadratom. Na karti se mogu vidjeti i glavne navlake (Codru, Bihor i Mecsek) i normalni te strike-slip rasjedi (prema Schmid i dr., 2020).

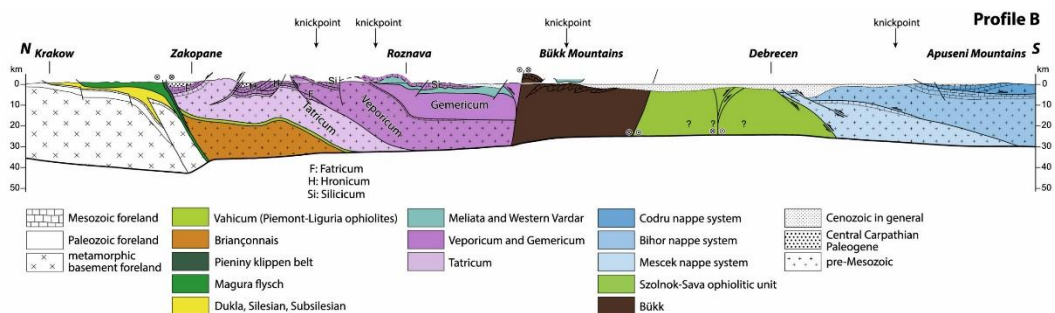
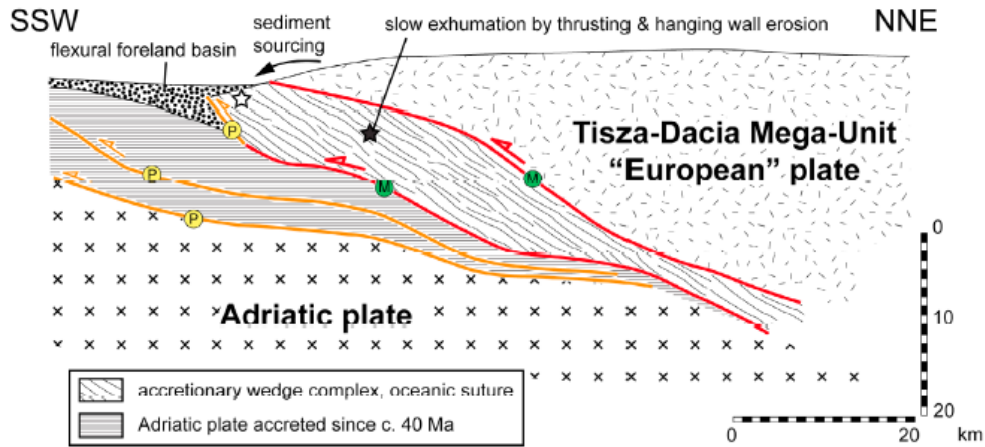


Fig. 4. Crustal-scale profile across the Western Carpathians and the eastern Pannonian basin (profile B). See Figs. 1 and 2 for the trace of profile B). Profile construction partly based on Fülöp and Dank (1987), Tomek (1993), Roca et al. (1995), Flašienka et al. (1997a and b), Sperner et al. (2002), Less and Mello (2004), Windhoffer et al. (2005), Golonka et al. (2018). Moho depth after Horváth et al. (2006), Hrubcová and Sroda (2015).

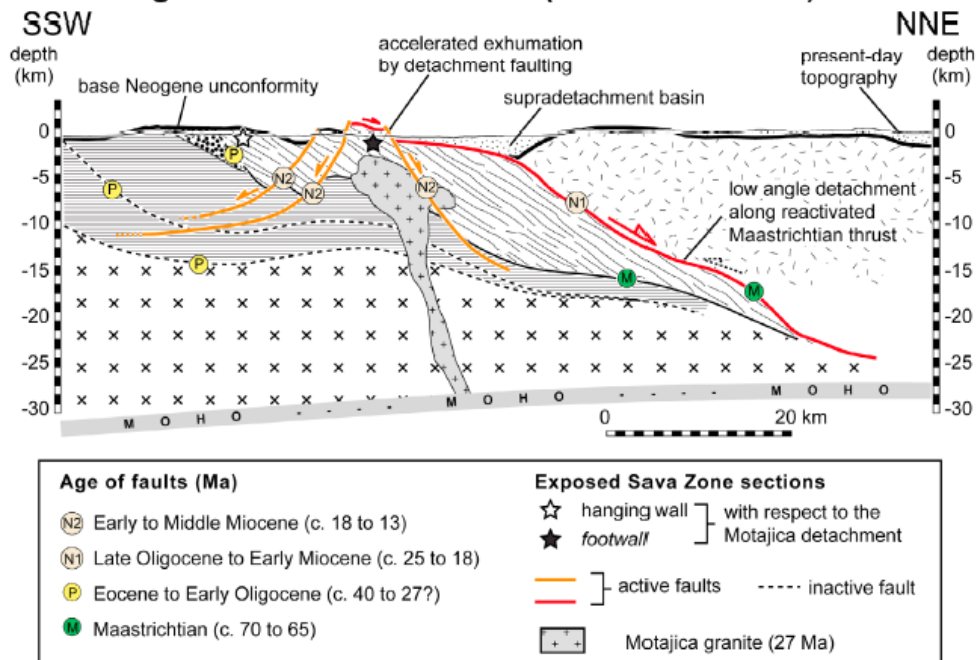
Slika 3.2 Na profilu B (od jugoistoka prema sjeverozapadu) vidljiv je strukturni odnos zapadnog dijela današnjih Karpata, Mađarske smične zone, jedinice Kopaonika i u konačnici predalpinski pojas prema Ustazewski (2020). Uz navedene tektonske jedinice, vide se glavne navlačne strukture koje su zaslužne za izdizanje Tisza bloka na području Panonskog bazena, odnosno, izdizanje Slavonskih planina. Profil B označen je žutom linijom na tektonskoj karti (Slika 3.1).

a. Paleocene to Early Oligocene (c. 59 to 30 Ma)

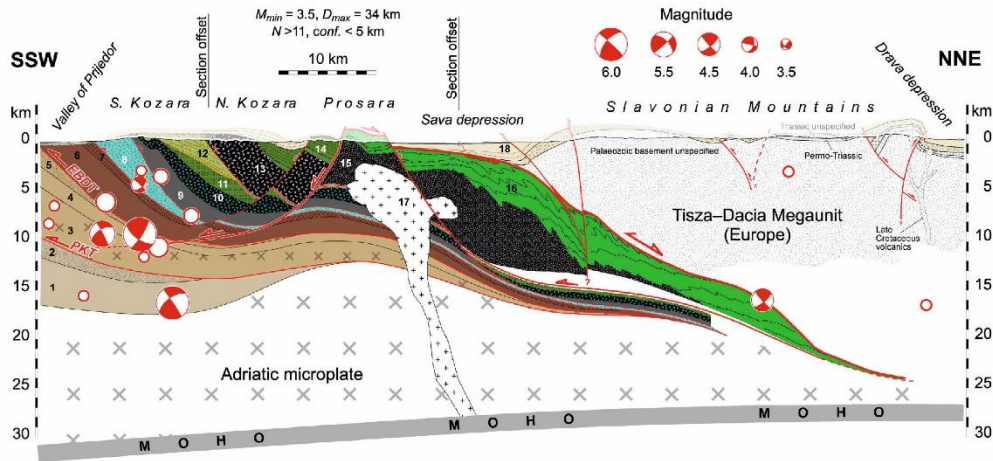


Slika 3.3 Podvlačenje (subdukcija) Jadranske mikroploče pod Euroazijsku (Tisza-Dacia) blok (prema Ustaszewski i dr. 2009; 2010).

b. Late Oligocene to Middle Miocene (c. 25 Ma to 13 Ma)



Slika 3.4 *Supradetachment* bazen koji je rezultirao nastankom Savske depresije za vrijeme miocena (25Ma), a ista je popraćena intruzijom granita utvrđene starosti od 27 Ma. Blago nagnuti *detachment* reaktivirao je navlaku nastalu tijekom mlađe krede (Ustaszewski i dr., 2009; 2010).



Slika 3.5 Prema Ustaszewski i dr. (2014) prikazan je profil pružanja JJZ-SSI koji se proteže od SZ Bosne (dolina Prijedora) na JZ do Dravske depresije na SI. Na profilu je vidljiva pliokvartarna promjena iz dotadašnjeg ekstenzijskog režima u kompresijski između Jadranske mikroploče na JZ i Tisza-Dacia bloka na SI. Beach-ball dijagrami na profilu ukazuju na dubine hipocentara te mehanizme potresa.

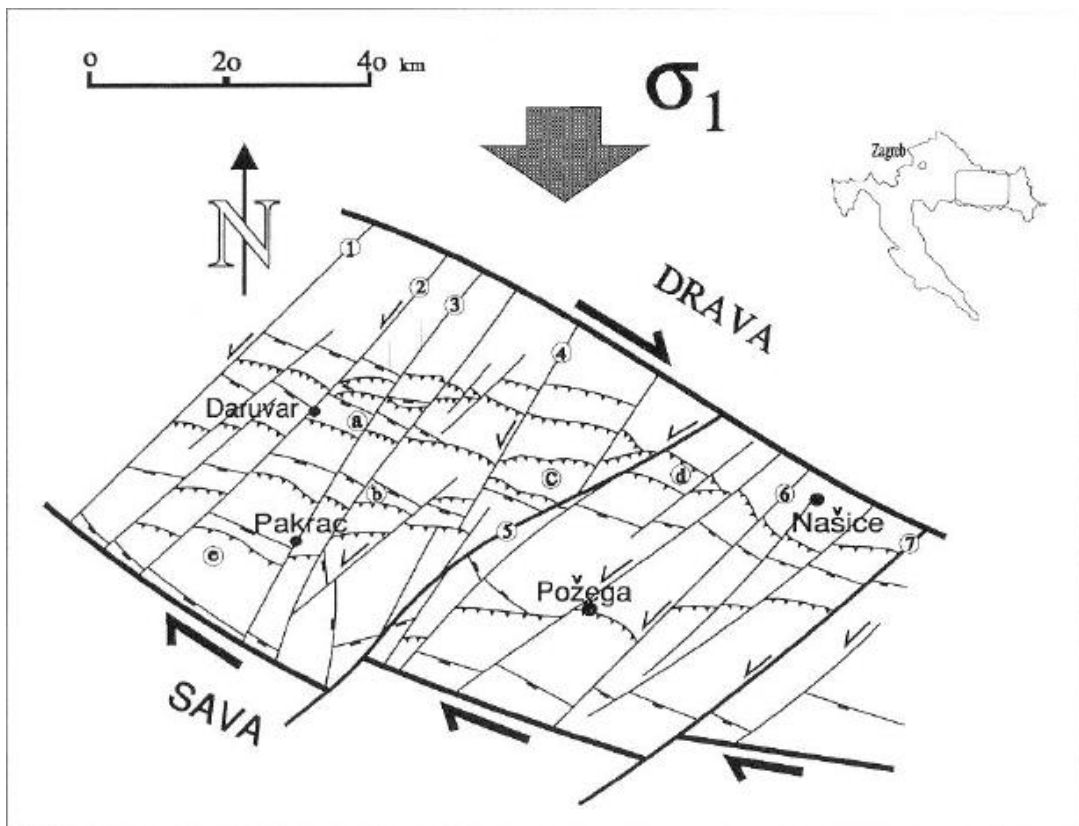
Na području Središnje Hrvatske, JZ dijela Panonskog bazena (JZPB) ekstenzijskim pokretima otvoreno je niz tektonskih polugraba od kojih se izdvajaju Savska i Dravska depresija (Velić i dr., 2002; Saftić i dr., 2003). Ovdje je, prema Saftić i dr. (2003) tektonsko-sedimentacijski razvoj Panonskog bazena predstavljen taložnim slijedom triju **megaciklusa**. Megaciklusi su označeni kao slijedovi naslaga koji u krovini završavaju panonskim, pliocenskim te kvartarnim naslagama. Karakterizira ih oplićavanje i produbljivanje. *Prvi megaciklus* opisan je sinriftnim i mlađim postriftnim sedimentima nastalim tijekom donjeg i srednjeg miocena. Taložnu sekvencu izgrađuju terestrički pješčenjaci s proslojcima ugljena, konglomerati, prekriveni i laporima te šejlovima varijabilnog udjela karbonantne komponente. Megaciklus završava taloženjem fino-zrnatih naslaga u brakičnom okolišu, što je uzrokovano ekstenzijskim režimom. *Drugi megaciklus* karakterizira termalna supsidencija (spuštanje) gornjomiocenskog Panonskog bazena uzrokovano hlađenjem kore i iz tog razloga megaciklus izgrađuju postriftni sedimenti Panonskog jezera. U većinskom dijelu bazena prisutni su vapnenci i transgresivne naslage prekrivene hemipelagičkim kalkarenitima i laporima. Dublji dijelovi sjeverne Hrvatske (bazen Hrvatskog zagorja i Panonski bazen, odnosno depresije, opisuje dominantno izmjena pješčenjaka i lapora u deltnim i turbiditnim okolišima. *Treći megaciklus* (Saftić i dr., 2003) karakteriziran je kompresijskom tektonikom tijekom pliocena i kvartara kada dolazi do slijeganja u depresijama i istodobnog izdizanja i erozije najudaljenijih blokova. Definiraju ga bare i močvare.

3.2. Tektonski razvoj *Slavonskih planina*

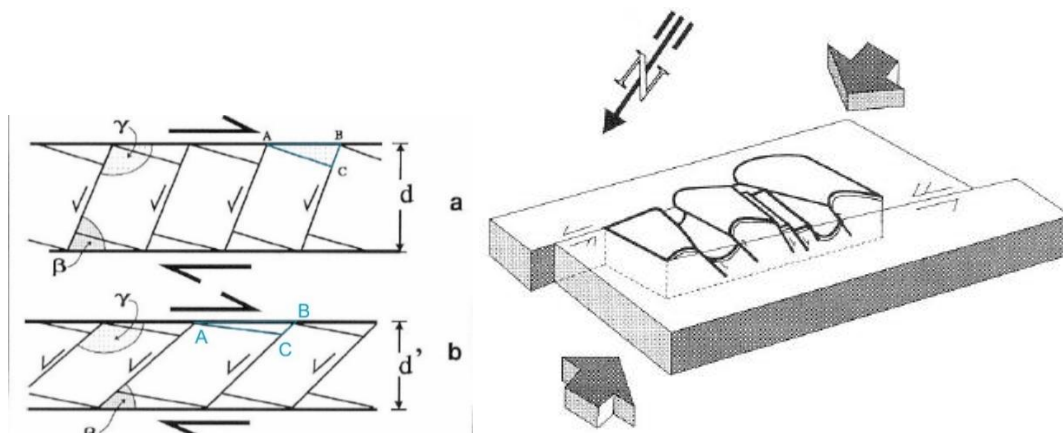
Više o strukturnim i tektonskim pokretima na području *Slavonskih planina* tijekom neogena objašnjava Jamičić (1955; 1988), Jamičić (1988) te Royden (1988), Bergerat (1989) te Horváth (1993).

Prema spomenutim autorima neogensko-kvartarna tektonska evolucija *Slavonskih gora* obilježena je lokalnim transpresijskim režimom naprezanja koji u kombinaciji s regionalnim Savskim i Dravskim desnim rasjedima uvjetuje postanak sustava lijevih i desnih rasjeda na području *Slavonskih planina* (Slika 3.6).

Na Slici 3.7. prikazan je strukturni sklop desnih i lijevih rasjeda pretežnih pružanja SI-JZ na području *Slavonskih planina* s obzirom na rasjede Savske i Dravske depresije te rotacija rasjednih blokova *Slavonskih planina* u smjeru kazaljke na satu. Lijevi i desni rasjedi pretežno su pružanja SI - JZ.



Slika 3.6 Položaj dva glavna desna rasjeda (Savskog, Dravskog) i niz (1-6) lijevih i desnih rasjeda koji fragmentiraju strukturni sklop *Slavonskih planina* (iz Jamičić; 1988). Prema izmjerenim orijentacijama na strukturnim elementima (klivaž, folijacija, rasjedne plohe), σ_1 se pružala S-J, σ_3 I-Z.



Slika 3.7 Odnosi kuteva (β , γ) između dva glavna strike-slip rasjeda i strike-slip rasjeda (1-6). Strike-slip rasjedi predstavljeni su kao parovi konjugiranih rasjeda. Sastoje se od rasjeda s pružanjem SI-JZ i desnim pomakom te protusmjernih rasjeda pružanja te SZ-JI s lijevim pomakom. Između njih dolazi do rotacije blokova (ABC trokut) i ekstenzijskog režima uzrokovanog povećanjem γ kuta (Dravski rasjed) i istodobnim reduciranjem β kuta (Savski rasjed) u odnosu na ostale lijeve i desne rasjede. Na desnoj slici prikazan je model boranja terena (prema Jamičić, 1995) koje je izazvano transpresijom između *strike slip* rasjeda nagnutih pod kutem između 30 i 45 stupnjeva.

Prema Diblee (1985) i Swanson (1988), kao posljedica pomaka po Dravskom rasjedu tijekom oligocena i egera došlo je do rotacije blokova koji čine područje *Slavonskih planina* te lokalno ekstenzijskih procesa uz sinsedimentsku tektoniku i magmatizam. Zone ekstenzije vidljive na Slici 3.7 poistovjećene su s više trokuta ABC koji su zasebno odijeljeni magmatskim intruzijama koje su vidljive u cijelom Panonskom bazenu. Vulkanske stijene koje su tom prilikom nastale pripadaju donjem badenu, odnosno pripadaju baden-otnang-karpatskoj starosti (27-13 Ma).

Daljnijim pomakom blokova između Savskog i Dravskog rasjeda dolazi do promjene režima iz ekstenzijskog u lokalno kompresijski režim naprezanja. Prema Bergerat (1989), identificirani lokalni normalni rasjedi prelaze u rasjede reversnog tipa tijekom mlađeg miocena i pliocena. Na *OGK list Daruvar*, M 1:100.000 (Jamičić, 1989) navedeni transpresijski i transtenzijski pokreti vidljivi su u zapadnom dijelu Papuka, gdje su borane strukture (sinklinale, antiklinale) različitih orijentacija, s čestim prebačenim sinklinalama/antiklinalama. Prema Jamičić i dr., (1995) početkom miocena pa sve do kvartara dolazi do izdizanja blokova duž transpresijskih dionica lijevih/desnih rasjeda između dvije glavne depresije, i u konačnici boranja po s orijentacijama osnih ploha S-J. Prema Jamičić (1995) bore i reversno rasjedanje dovodi do posljedica lokalne transpresije duž lijevih/desnih translacija, odnosno rotacija blokova između reversnih rasjeda

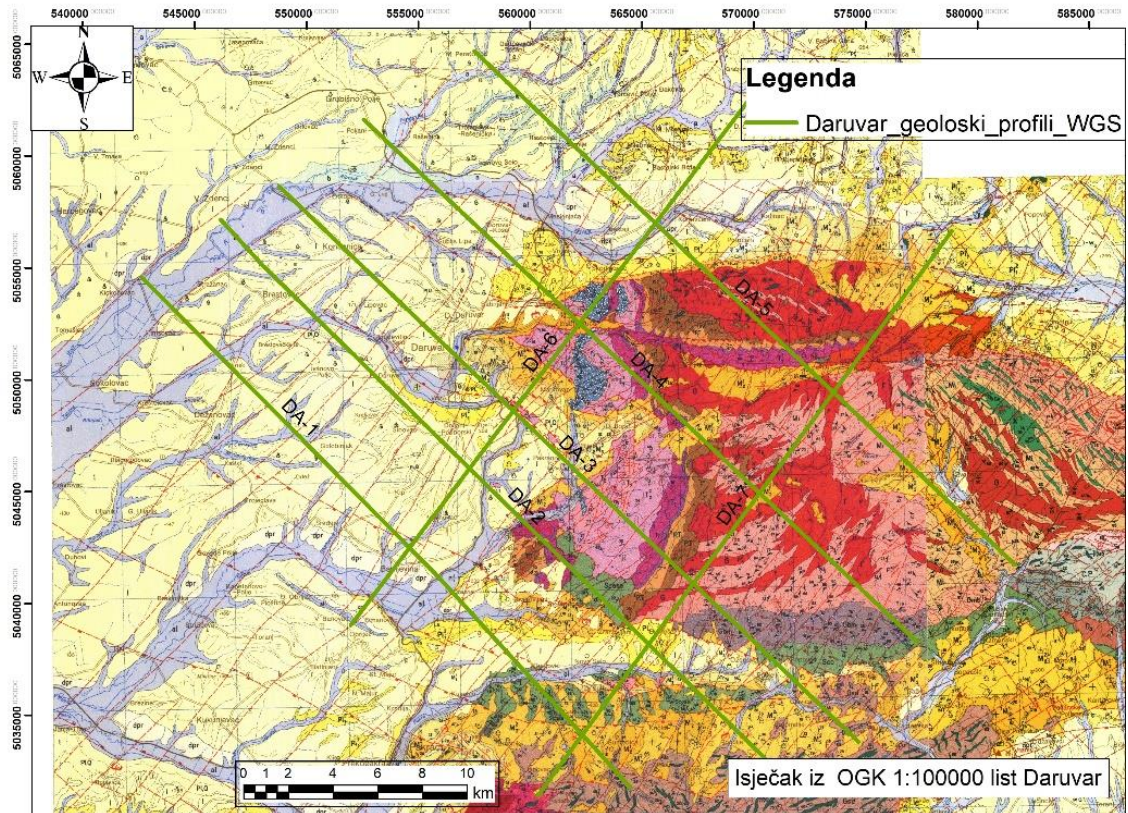
obrnuto od kazaljke na satu. Daljnja progresija transpresijskog režima uvjetuje nastanak sustava prebačenih antiklinala i sinklinala čije su osne plohe pružanja I-Z.

3.3. *Geološka građa istraživnog područja*

Geološka građa istraživnog područja prvi put je u cijelosti prikazana na *OGK listu Daruvar* mjerila M 1:100.000 (Jamičić, 1989) i detaljno opisana u *Tumaču lista Daruvar* (Jamičić i dr., 1989).

Za potrebe izrade geoloških profila u okviru diplomskog rada, geološka građa podzemlja je opisana temeljem *Osnovnih geoloških karata Daruvar i Orahovica* te pripadajućih *Tumača*. Shodno tome, za potrebu izrade geoloških profila izrađen je kompozitni geološki stup koji je nadalje korišten za prikaz i rekonstrukciju strukturnih odnosa u podzemlju (Slika 3.9).

Idući od stratigrafski najstarijih prema mlađim naslagama, istraživano područje izgrađeno je od kristalinske podloge, paleozojskih, mezozojskih i neogenskih naslaga. Prema Jamičić (1975) te Vragović i Jamičić (1976) slijed naslaga čine sljedeće litostratigrafske jedinice (Slika 3.9):



Slika 3.8. Isječak iz *OGK 1:100.000 lista Daruvar* (Jamičić, 1989) i *Orahovica* (Jamičić & Brkić, 1987) s naznačenim trasama konstruiranih geoloških profila. Karta je načinjena koristeći se ESRI ArcMap 10.7 softverom. (ArcMap 10.7).

GEOLOŠKI STUP

KVARTAR	ni n.a	20 m 50 m	šljunci, gline, pijesci, kopneni prapor šljunci, pijesci
PLIOCEN	G. PLIOCEN	~ 300 m	pjeskovite gline, šljunci, pijesci, ugljen
	D. PLIOCEN	100-300m	pješčenjaci, pjeskoviti lapor, pijesci, ugljen
MIOCEN	PONC	200-350 m	pijesci, lapori (vapneni/pjeskoviti/glinoviti), lapori
	G.PANON	140 m	lapori (pjeskoviti, glinoviti), pješčenjaci, pijesci i šljunci
	D.PANON	170 m	vapnenci, vapneni lapori, laporoviti vapnenci pješčenjaci, pijesci i šljunci
	D.SARMAT		
	BADEN	200 m	vapnenci, tufiti, vapneni pješčenjaci, bazalni konglomerati
	KARPAT	200 m	pijesci, šljunci, tufiti, ugljen, gline, pjeskoviti lapor
KREDA		?	rudisti vapnenci
JURA	J	100 m	pločasti vapnenci
	T ₁	100 m	vapnenci, dolomitični vapnenci, dolomiti
TRIJAS	T ₂	200 m	krinoidni vapnenci s rožnjacima
	T ₃	100 m	dolomiti, dolomitični vapnenci, breče
	T	80 m	subarkoze, protokvarciti, šejlovi, siltiti
PERM	P ₁	180 m	arkoze, protokvarciti
	P ₂	180 m	konglomerati, filitni konglomerati
KARBON		100 m	metagrauvake, metapješčenjaci, spil. dijabazi
STARIJI PALEOZOIK	Sco		kloritski škriljavci
	Gbm		biotit-muskovitni gnajsevi
	Mi	3500 m	amfibolitski škriljavci
	G		pegmatit
	D		granitoidi
			amfibolitski škriljavci
PRETKAMBRIJ	Scose		grafitični škriljavci
	Gsd	>2000 m	klorit-sericitski škriljavci granat-staurolitni gnajsevi
			granat-staurolitni gnajsevi amfibolski škriljavci
		mramori	
		gabro	
			flazerirani granitoidi

Slika 3.9 Kompozitni geološki stup istraživanog područja prema OGK listovima Daruvar (Jamičić, 1989) i Orahovica (Jamičić & Brkić, 1987).

- **Kristalinska podloga**

Na području Ravne gore i zapadnog Papuka kristalinsku podlogu čine granitoidi, odnosno skupina stijena granitnog sastava. Granitoide nalazimo u istočnom dijelu OGK lista *Daruvar* te većinski zapadnom dijelu. Osim područja Ravne gore, kristalinsku podlogu izgrađuju i centralne dijelove Papuka. Glavni minerali koji odgovaraju granitoidima jesu plagioklasi, feldspati, tinjci bogati muskovitima i biotitima, a imaju i naznake cirkona i apatita na kojima je provedena geokemijska analiza (Balen i dr., 2020). Cijeli prijelazni slijed facijesa od migmatita preko biotitskih gnajseva do kloritskih škriljavaca prisutan je na području Ravne gore iako od navedenih na istraživanom području uočeni su sivo-zelenkasti granitoidi.

- **Paleozojske magmatske i metamorfne stijene**

Paleozojske naslage dijelimo na starije i mlađe. Starije paleozojske stijene pretrpjele su relativno viši stupanj metamorfizma (blokovi gnajseva, škriljavci, migmatiti) što potvrđuju deformacijske strukture vidljive na terenu. Mlađe paleozojske stijene ukazuju na relativno niži stupanj metamorfizma (kloritski, grafitični škriljavci, filiti), često tek djelomično izmijenjene sedimentne stijene zbog čega su ujedno homogenije. Radi se o gnajsevima i granitima koji su tijekom kaledonske orogeneze (490-359 Ma) pretrpjeli retrogradnu metamorfozu i izoklinalno su borani u formi lepezastih bora pružanja I-Z te ponegdje se mogu pronaći strukturni elementi koji ukazuju na boranje, npr. leće kvarca i feldspata unutar gnajseva, granitski materijal itd. Osim granita i gnajseva, u slijedu nalazimo i škriljavce, granitoide i pegmatite (Slika 3.10).



Slika 3.10 Pegmatiti unutar granitoida na lijevoj slici s vidljivim tinjcima (muskovit, biotit- Mt, Bt), feldspati (Fsp), kvarc (Q) i na desnoj slici fragment škriljavca bogat granatima. Lokacija točke opažanja pegmatita (636) se nalazi SI od mjesta D.Borki. Lokacija točke opažanja škriljavaca (Hy-22-9) se nalazi JI od Barice.

- **Mezozojske naslage**

Zastupljene su permo-trijaskim naslagama, na koje završno naliježu jurske naslage. Česti su i transgresivni kontakti gdje na kristalinsku granitoidnu podlogu naliježu naslage donjeg perma. Stariji paket permskih naslaga (¹PT) čini izmjena filitnih konglomerata s pješčenjacima ljubičaste i crvenkaste boje, a obilježava ih i graduiranost koja se lako može pratiti s veličinom fragmenata stijena (1-5 cm, ponegdje 10 cm) koju odlikuje smanjenje promjera zrna prema gore. Mlađi paket permskih naslaga (²PT) čine kvarcni pješčenjaci s gotovo rožnjačkom strukturom koja se nastavlja kontinuirano na filitne konglomerate donjeg trijasa. Debljina permskih naslaga procijenjena je na 400 m.

Trijaske naslage se dijele na donjotrijaske T₁, srednjotrijaske T₂ (T₂¹, T₂²), te gornjotrijaske T₃ karbonate i klastite ukupne debljine 400-500 metara (Slika 3.9). Donjotrijaske naslage predstavljaju prijelaz iz pješčenjaka i šejlova u karbonatne naslage čiji se slijed može dobro pratiti u potocima zapadnog Papuka (Slika 3.11). Srednjotrijaske naslage izgrađuju centralne i zapadne dijelove Papuka, a zasebno se dijele na naslage anizika (T₂¹) i ladinika (T₂²) pri čemu su naslage anizika prepoznate po vapnenačko-dolomitnim razvoju i osobito razvoju breča koje bočno i vertikalno prelaze u vapnence i dolomite. Dolomiti su krupnokristalaste građe. Ladiničke srednjotrijaske naslage čine krinoidni vapnenci koji naposljetku prelaze u mikritne vapnence, a ime su dobili po fosilima krinoida koji se mogu determinirati u stijenama makroskopski (Slika 3.12). Na istraživanom području nalazimo dominantno srednjotrijaske dolomite koji predstavljaju glavne vodonosnike. Gornjotrijaske naslage (T₃) nadalje čine dobroslojene karbonatne naslage retske starosti. U starijem razdoblju gornjeg trijasa lokalno se pronalaze paketi klastita sivo-zelenkaste boje koji ukazuju na tektonsku aktivnost za vrijeme karnika. Retske naslage čine tzv. markantan horizont koji nalazimo regionalno u podini dolomita i vapnenca koji su u izmjeni s pelitskim klastitima. Dolomite probijaju žile dijabaza u obliku dajkova, odnosno skladova, a takvi su otkriveni i mogu se pratiti u kamenolomu Skočaj i kamenolomu Toplica u Batinjskoj Rijeci (Slika 3.13; 3.14) Ukupna debljina trijaskih naslaga ne prelazi 500 m (Slika 3.9).



Slika 3.11 Blok donjotrijaskih naslaga u blizini kontakta s permotrijaskim naslagama. Lokacija točke opažanja (Hy-133) se nalazi u istočno od Petrovog vrha.



Slika 3.12 Naslage anizika i ladinika. Krinoidni vapnenaci vidljivi na lijevoj slici lokalno prekrivaju naslage Anizika koji čine dolomitne breče vidljive na desnoj slici. Lokacija točke opažanja krinoidnih vapnenaca (Hy-22-26) se nalazi SI od Barice. Lokacija točke opažanja dolomitnih breča (Hy-21-10D) se nalazi u blizini Sirača.



Slika 3.13 Skladovi dijabaza. Lijeva slika fotografirana je na trećoj etaži u kamenolomu Toplica u Batinjskoj Rijeci, a desna slika fotografirana je istočnije u odnosu na kamenolom Toplica. Vidljivi su dajkovi dijabaza koji prodiru kroz gornjotrijaske dolomite.

Konkordantno, u krovini trijaskih naslaga nalazimo i jurske karbonate lokalno bogatih rožnjacima (Slika 3.14). Jurski karbonati su tankouslojeni vapnenci bijele do crvenkaste boje. Ove naslage su podložne boranju i deformiranju na što ukazuju pojave prebačenih bora istočno od Petrovog Vrh. Ukupna debljina ovih naslaga je 100 m. Lokalno, vapnenci su crvenkaste boje ili na kontaktu kristalizirani.



Slika 3.14 Slika lijevo: jurski tankpločasti vapnenci podložni boranju. Lokacija točke opažanja (Hy-21-02) se nalazi u blizini Crnog vrha. Slika desno crvenkasti jurski vapnenci. Lokacija točke opažanja crvenoklastičog vapnenca (WP 26) se nalazi u blizini sinklinale Kik-Petrov Vrh.

- **Neogenske i pliokvartarne naslage**

Pronalazimo ih u neposrednoj krovini mezozojskih i/ili paleozojskih naslaga u obliku miocenskih, pliocenskih, pleistocenskih i kvartarnih naslaga. Karpatske naslage (M_3) čine najstarije miocenske naslage, a sporadično su sačuvane na sjevernoj strani Papuka i sjevernim obroncima Psunja. Prema *Tumaču* i *OGK lista Daruvar* naslage su označene kao naslage otnaške starosti s oznakom M_2^1 . Bazu izgrađuju brečokonglomerati i konglomerati debljine desetak metara. Na njima leže dobro uslojeni i sortirani pijesci, šljunci te gline s centimetarskim proslojcima tufova. Ukupna debljina ovih naslaga iznosi oko 200 m. Transgresivno na karpatske naslage nalaze se badenske naslage (M_4) koje periklinalno okružuju zapadne obronke Papuka II od Daruvara. Badenski slijed započinje pješčenjacima s visokim udjelom karbonatne komponente, dok u vršnim dijelovima dominiraju lapori i pjeskoviti lapori. Badenske naslage nalaze se u obliku erozijskih ostataka na vrhovima centralnog Papuka i Psunja, gdje su također zabilježeni debeli paketi konglomerata s kosom slojevitosti. Naslage su bogate fosilima: fragmenti briozoa, školjkaša i ježinaca (Slika 3.15 i 3.16). Debljina ovih naslaga procjenjuje se na 200 m. Naslage donjeg sarmata (M_5) ili prema *tumaču* i *OGK* - M_3^1 leže kontinuirano na naslagama badenske starosti. Ove naslage čine tanko laminirani lapori, pješčenjaci te laporoviti vapnenci (Slika 3.17). Uz njih pronalazimo i proslojke glina, pijesaka i sporadično šljunaka. Starost ovih naslaga je određena na temelju mikrofaune i makrofaune opisanoj u *Tumaču lista Daruvar*. Debljina ovih naslaga kreće se od 20 do 60 m.



Slika 3.15 Fosili pektena lijevo i ostriga desno, kontakt između trijasa i neogenskih naslaga (baden) istočno od Daruvara.



Slika 3.16 Slika lijevo - otisak ježinca na lokaciji (Hy-21-19) u blizini Daruvarskih toplica. Slika desno - fragment breče s ostacima neogenskih i trijaskih naslaga.

Srednjomiocenske naslage, odnosno donjopanonski (M_6^1),- ili u Tumaču i OGK lista Daruvar ${}_1M_3^2$ sedimenti kontinuirano se talože na naslagama donjeg sarmata. Od ranije su poznate kao „*Croatica* -naslage“ zbog čestih nalaza fosilnoga gastropoda *Radix croatica*. Naslage su dobro uslojene, često vidljive u izmjeni tankopločastih laporovitih vapnenaca i vapnenih lapora. Naslage su vidljive po svojoj svjetlosivoj do smeđožućkastojoj boji, a kemijski sadrže visok udio kalcijevog karbonata (60-95%). Debljina donjopanonskih naslaga je oko 100 m.

Gornjopanonski (M_6^2) sedimenti ili prema Tumaču i OGK lista Daruvar ${}_2M_3^2$ se kontinuirano talože na donjopanonske sedimente u obliku uskih zona. Nazivaju se još i „*Banatica*-naslage“ zbog čestih nalaza fosilnog školjkaša vrste *Congerina Banatica*. Obilježavaju ih brakični sedimenti izgrađeni od glinovitih lapora koji ponekad u sebi sadrže uloške pijeska. Pretežito su plavičastosive do sive boje. Debljina naslaga procijenjena je da je oko 100 metara.



Slika 3.17 Prijelaz iz litotamnijskih vapnenaca (donji dio čekića) u sarmatske lapore (iznad čekića). Lokacija točke opažanja (D-13) se nalazi u blizini Markovca JZ od Perovog vrha.

Pontske naslage (M_7^1) ili prema Tumaču i OGK lista Daruvar (Pl_1^1) talože se kontinuirano na gornjopanonskim naslagama. Unutar naslaga determinirana je makrofaunska vrsta *Paradacna abichi* zbog koje se još nazivaju i „*Abichi*-naslage. Stijene su prepoznatljive po izmjeni glinovitih i siltno-pjeskovitih lapora sive boje s plavim nijansama. Često sadrže i proslojke pijeska. Debljina donjopontskih naslaga pretpostavlja se da je između 200 i 350 metara.

Donjopliocenske naslage (M_7^2) ili prema Tumaču i OGK lista Daruvar (Pl_1^2) omeđuju Papuk i Psunj i talože se u kontinuiranom slijedu. Naslage su bogate fosilima vrste *Congerina rhomboidea*, a u skladu s tim se i nazivaju „*Rhomboidea*-naslage“. Sedimenti se sastoje od nevezanih ili slabovezanih pijesaka, lapora s pjeskovitom ili glinovitom komponentom. Naslage su pretežito zelenkastosive, crvenosmeđe i plavičaste i često dobroslojene. Bazni dio naslaga sadrži više glinene komponente zbog čega su naslage sitnozrnaste i sive boje dok se u gornjem dijelu mogu pronaći frakcije šljunaka i pješčenjaka.

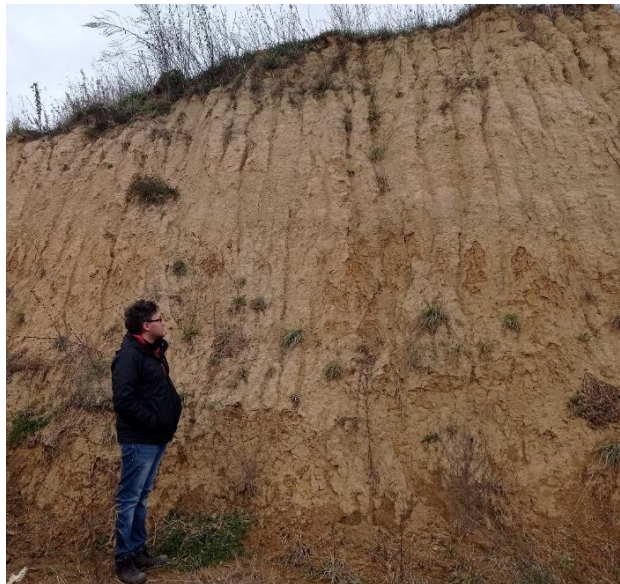
Pliocenske (Pl_2) ili prema Tumaču i OGK lista Daruvar (Pl,Q) čine slatkovodne naslage koje transgresivno naliježu kao erozijski ostatci na starijim stratigrafskim članovima. Naslage

čine raznoliki i loše sortirani pjeskoviti šljunci, kvarcni pijesci i siltni pijesci koji sadrže proslojke konglomerata te pjeskovita glina s lećama šljunaka. Starost je procijenjena na temelju superpozicije.



Slika 3.18 Pontski lapori i mjesto gdje je izmjerena slojevitost orijentacije S0 125/25. Lokacija točke opažanja (D-12) se nalazi u blizini Markovca JZ od Petrovog vrha.

Kvartarne naslage prisutne su u obliku prapora i lesa ili koluvijalno-aluvijalno-deluvijalnih naslaga. U *Tumaču i OGK lista Daruvar* označene su s al, Q (Slika 3.19).



Slika 3.19 Kvartarne naslage iskopane u zasjeku u Batinjskoj Rijeci.

4. METODOLOGIJA RADA

Metodologija rada temeljena je na kombinaciji kabinetskih i terenskih metoda. U ovom radu, terenska su istraživanja bila podloga za kasniju obradu podataka u kabinetu. U prvom su koraku podaci prostorno pozicionirani te su kartografski i tablično organizirani, kako bi se uvezli u GIS koristeći ESRI ArcMap 10.7 program. U narednom koraku, prikupljeni podaci su kategorizirani te s obzirom na njihovu važnost korišteni za daljnje strukturne analize u obliku izrade odgovarajućih stereograma, geoloških profila te naposljetku 3D geološke građe podzemlja.

4.1. Terenske metode

Terenska istraživanja u okviru projekta i diplomskog rada provedena su tijekom svibnja i studenog 2021. godine te u siječnju 2022. godine. Istraživanja su činila projektne aktivnosti 3A.1, a koja obuhvaća strukturno-geološka istraživanja na daruvarskom području. Mjerenja su vršena većim dijelom na zapadnim obroncima Papuka, na području između profila DA-2 do DA-5 s tim da je najveći broj točaka zabilježen uzduž profila DA-3 i DA-4 (Slika 4.2). Ukupan broj zabilježenih terenskih točaka na istraživanom području je 223 (**Prilog 1**). Na Slici 4.1 vidljiv je primjer terenskog zapisa jedne točke opažanja.

Projektna-oznaka	Field mark	Date Created	Latitude	Longitude	x	y
Hy-2021-01	Hy-21-1D	2021-05-11T12:11:25002:00	45.60	17.39	5687070.06	5053981.98

Description

Sp- 187/58; 305/85, 260/80; 165/50; R-32/85; Is je 38 NW, Reversni desni (1), na izdanku dominiraju trosni granitiidi s pegmatitskom strukturom. U krovini je trosina debljine 0, 5-1 m.
--

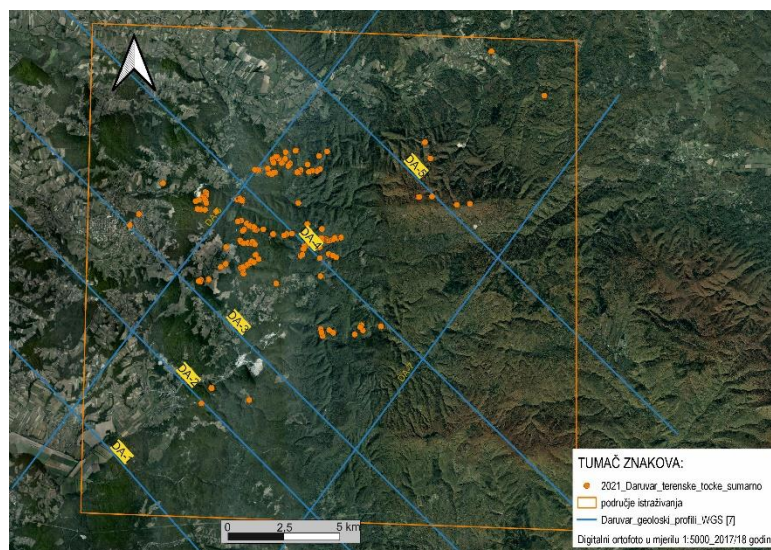
Slika 4.1 Primjer zapisa jedne terenske točke koja sadrži projektni i terenski naziv/oznaku, vrijeme kad je zabilježena terenska točka, koordinate točke u *WGS 1984* te *MGI Balkans 5* projekcijama te njezin terenski opis.

4.2. Kabinetska obrada podataka

- *ESRI ArcMap 10.7 softver (GIS)*

Za potrebe prostorne organizacije podataka u diplomskom radu korišten je ESRI ArcMap 10.7 programski paket. Projiciranje točaka opažanja, izrada karte opažanja, kao i georeferenciranje geoloških karata izvršeno je korištenjem *Spatial Analyst te 3D Analyst* alata.

Karta točaka opažanja (Slika 4.2) načinjena je korištenjem terenskih podataka u shp. formatu (točkasti podatci) kojima su u GIS-u pridodani u atributnoj tablici i informacije o nazivu, vremenu kad su točke zabilježene, lokacije s x i y koordinatama te opis točke. Osim točkastih podataka u obliku linijskih podataka uvezene su i trase geoloških profila DA-1 do DA-5 te trase seizmičkih refleksijskih profila na području Daruvara (Slika 4.3), odnosno na području Lonjsko-Ilovske zavale. Ukupan broj uvezenih točkastih podataka je 223. Od ukupnih 223 točaka na istraživanom području na 119 terenskih točaka je zabilježena slojevitost, rasjedne plohe zabilježene su na 32 točke, a pukotinski setovi na 86 točaka.



Slika 4.2 Georeferencirana karta u ArcMap 10.7 programu s prikazom svih izmjerenih točaka i zadanih trasa strukturno-geoloških profila (Izvor: <https://geoportal.dgu.hr/>).

- *Strukturna istraživanja predmetnog područja*

Na terenu je ukupno izmjereno 119 podataka o slojevitosti, 86 podataka o orijentaciji pukotina, a 32 točke su sadržavale informacije o orijentacijama rasjednih ploha te kinematske indikatore. Od izmjerenih strukturnih elemenata orijentacija slojevitosti prikazana je tragovima ravnina na stereografskoj mreži u programu *Stereonet* (Allmendinger, 2019) (Slika 4.3) Magmatskim tijelima je određena folijacija i prikazana u obliku tragova ravnina u *Stereonetu*.

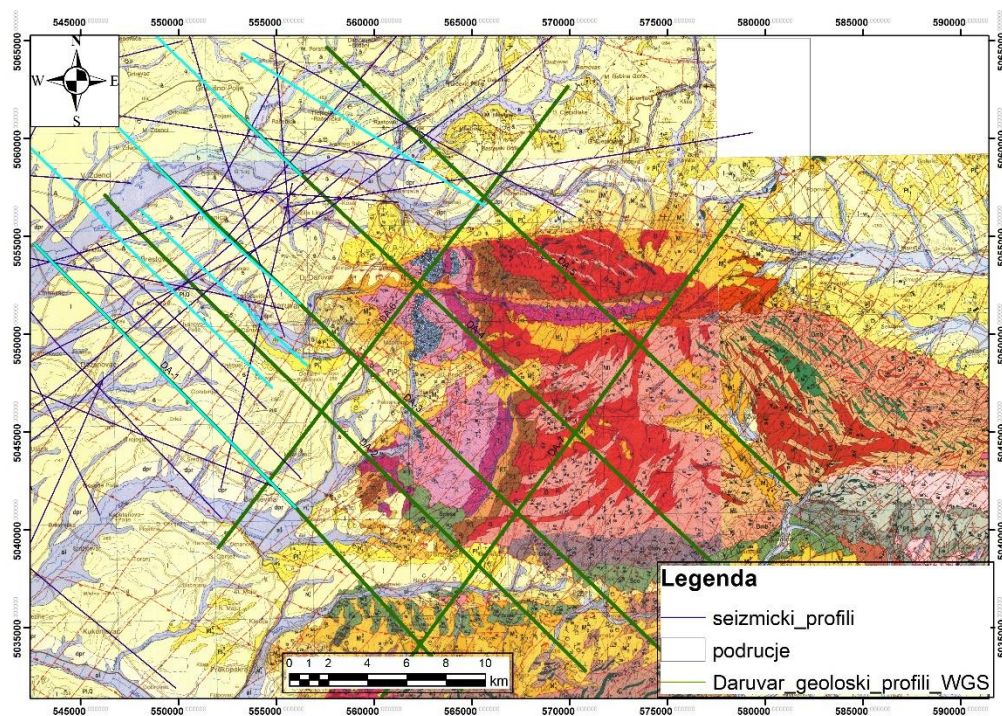
Orijentacije 44 rasjedne plohe prikazane su u *Win-Tensor* v. 5.8.8. (Delvaux, 2018) programu (Slika 4.3). Pukotine su prikazane polovima ravnina, odnosno u stereografskoj mreži, polovi su normale na tragove ravnina. U *Stereonetu* se prikazom izmjerenih podataka dobiva prosječna orijentacija i kut nagiba za plohe slojevitosti i polove pukotina. U *Win-Tensoru* na temelju unešenih podataka (orijentacija rasjedne plohe, orijentacija lineacije strija, pomak, pouzdanost) dobiveni proračuni orijentacije glavnih osi paleonaprezanja.



Slika 4.3 Win-Tensor sučelje (lijevo) (prema Delavux, 2018). Stereonet sučelje (desno) (Allmendinger, 2019).

- *Geološki profili*

Za potrebe izrade geoloških profila korištene su trase geoloških profila postavljene u prostoru u programu ArcMap (Slika 4.5). Profili su nazvani redom od **DA-1** do **DA-5** idući od juga prema sjeveru i poprečno položeni na strukture OGK lista Daruvar (Jamičić, 1989), približnog azimuta od 133°, odnosno pravca pružanja prema SZ-JI. Poprečni profili prikazuju preciznije i točnije debljine naslaga. Uvid u 2D prikaz naslaga poprečnih profila predstavljen je i nacrtan u grafičkom programu *CorelDRAW* (2018). Elementi orijentacije slojeva, ali i raznolikost litološkog sastava na površini izostaje u zapadnom dijelu OGK lista Daruvar, pa su u tu svrhu korištene trase seizmičkih profila koji se pružaju paralelno uz geološke profile. Seizmički refleksijski profili su time korišteni u interpretaciji građe podzemlja na dijelu Lonjsko - ilovske zavale.



Slika 4.4 Georeferencirana karta lista Daruvar (Jamičić 1989) i Virovitica (Galović i dr., 1979) s dodanim trasama seizmičkih profila i trasama zadanih strukturno-geoloških profila. Svjetlijo-plavom bojom označeni su seizmički profili koji su interpretirani za potrebu izrade ovog rada, a strukturno-geološki zelenom bojom.

5. REZULTATI ISTRAŽIVANJA I INTERPRETACIJA

Rezultati mjerenja dobivenih terenskim istraživanjem objedinjeni su u nekoliko poglavlja:

Prvo poglavlje (5.1.1.) opisuje rezultate mjerenja slojevitosti, slojevitost S0. Na istraživanom području slojne plohe u sedimentnim stijenama pružaju se u smjeru SSZ-JJI s manjim otklonima i s prosječnim kutem nagiba od 40°. U magmatskim i metamorfnim stijenama izmjerene su plohe folijacije S1 koje su generalno korelativne izmjerenoj slojevitosti S0. Česte su pojave boranih sustava koje su različite orijentacije, s obzirom na promjene u polju naprezanja kroz geološku prošlost.

Drugo poglavlje (5.1.2.) predstavlja opis rezultata mjerenja pukotina. Pukotine su planarne deformacijske strukture koje nastaju kao posljedica krtoog loma. Na istraživanom području izdvajaju se dva seta pukotina s pružanjem I-Z i S-J. Oba seta odlikuju strmi do vertikalni kut nagiba, lokalno i blažeg nagiba od oko 30°.

Treće poglavlje (5.1.3.) čini opis rezultata mjerenja posmičnih pukotina u kojima je stijenski pomak u odnosu na drugu stijenu veći od par centimetara, a poznatiji izraz za njih su rasjedi. Tijekom provedbe terenskih istraživanja mjereni su reversni, normalni i strike-slip rasjedi. Papuk je u prošlosti podvrgnut i ekstenzijskom i kompresijskom režimu tako da su glavne dvije grupa rasjeda podijeljene na kompresijske/transpresijske strukture i ekstenzijske/transekstenzijske strukture.

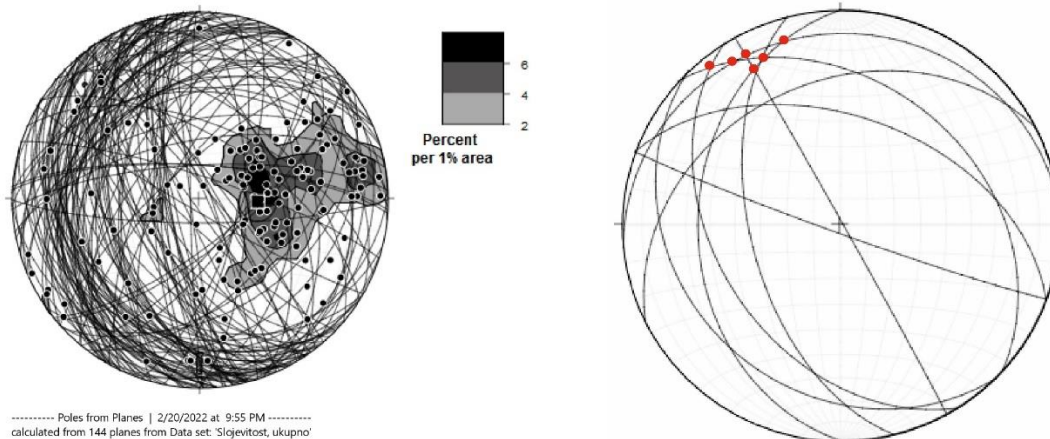
Četvrto poglavlje (5.1.4.-5.1.8) čini opis i interpretaciju strukturno-geoloških profila *DA-1* -- *DA-5*. Zapadni dijelovi profila čini dio Lonjsko-Ilovske zavale i oni su interpretirani pomoću trasa seizmičkih profila, dok su istočni dijelovi profila su konstruirani pomoću osnovnih geoloških karata te raspoloživih tumača (Jamičić, 1989; Jamičić & Brkić, 1987). Geološki profili upotpunjeni su stereografskim projekcijama terenskih mjerenja.

Peto poglavlje (5.1.9) predstavlja interpretaciju prethodna četiri poglavlja. Na temelju prethodnih saznanja i nacrtanih geoloških profila, konstruiran je konceptualni 3D geološki model u programu MOVE.

5.1.1. Slojevitost

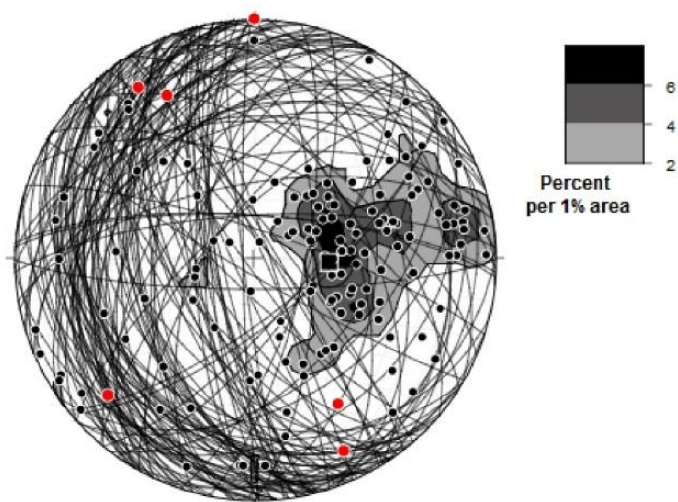
Slojevitosti su prikazane tragovima ravnina u programu *Stereonet* (Allmendinger, 2019) (Slika 5.1). Na istraživanom području prema rezultatima iz ukupno 144 izmjerene slojne plohe, slojevitost ukazuje da su slojne plohe struktura pravca pružanja SSZ-JJI sa smjerom nagiba prema zapadu. Radi bolje preglednosti, slojevitost je prikazana i polovima ravnina (crni kružići). Polovi ravnina omogućuju kreiranje konturnog dijagrama koji dijeli polove u zasebne grupe prema njihovoj gustoći unutar stereografske mreže.

Prosječne orijentacije slojevitosti pružaju se u rasponu azimuta od 220° (JZ) do 315° (SZ) s prosječnim kutem nagiba od 40-50°. Osim slojevitosti tragovima i polovima ravnina prikazane su i folijacije izmjerene u granitoidima (G) i škriljavcima (Sco) (Slika 5.1). Od ukupno 11 mjerenja, njih 7 odgovara nagibu slojevitosti tako da se može reći da folijacija u magmatitima prati primarne folijacije, odnosno slojevitosti, dok su magmatske stijene bile u prošlosti podvrgnute istim orogenezama kao i sedimentne stijene mezozoika pa su time zadobile slične orijentacije folijacija. Različite orijentacije slojevitosti lokalno na istraživanom području, ukazuju na boranje područja koje je direktna posljedica reversnog rasjedanja u kompresijskom polju naprezanja čija je glavna os orijentacije SI-JZ. Orijetacije osi izmjerenih bora tonu prema SZ i jugu (JZ, JI) što je dokaz spomenutom polju naprezanja. Pojave bora zabilježene su u jurskim vapnencima, trijaskim dolomitnim brečama, hauptdolomitu, permskim pješčenjacima i u paleozojskim stijenama (Sco) (Slika 5.2). Poneki izdanci sadrže laminaciju ili žile ispunjene kalcitom koje potvrđuju orijentaciju slojne plohe na samom terenu.



..... Poles from Planes | 2/20/2022 at 9:55 PM
 calculated from 144 planes from Data set: 'Slojevitost, ukupno'

Slika 5.1 Lijevo: Slojevitost je prikazana tragovima ravina te polovima ravnina (crni kružići). Radi bolje preglednosti izveden je konturni dijagram iz polova slojevitosti. Prevladavaju slojevitosti orijentacija azimuta JZ-SZ s prosječnim kutem nagiba od 40°. Desno: Predstavlja folijaciju S1 izmjerenu u magmatskim tijelima i oblicima. Od izmjerenih folijacija S1 su orijentacije SZ, a manji dio SI, kuta nagiba od 30 do 50°. Presječnice mjenjenih folijacija (crveni kružići) sugeriraju osi bore čije osi tonu prema SZ.

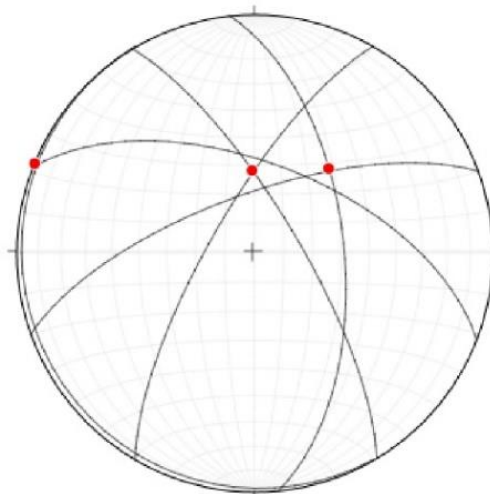


Slika 5.2 Slojevitost prikazana tragovima ravnina. Osi bora izmjerenih na istraživanom području označene su crvenim kružićima. Prosječna orijentacija pružanja osi bora je S-J s manjim odstupanjima.

U Tablici 5.1. prikazane su izmjerene vrijednosti prosječnih orijentacija krila bore s njihovim kutevima nagiba. Na temelju izmjerenih slojevitosti zapadnog i istočnog krila u stereonetu su proračunate vrijednosti osi bora. Osi bora tonu prema sjeveru.

Tablica 5.1 Parazitske M bore u jurskim vapnencima na lokaciji – X- 5679687,32; Y- 5052442,18. (Slika 3.8)

Orijentacija slojevitosti	Orijentacija slojevitosti	Os bore
21/59	240/3	292/3
59/75	300/75	359/62
84/59	340/70	42/51



Slika 5.3 M bore zabilježene u jurskim vapnencima. Crvenim točkicama koje označavaju orijentacije osi bora pružanja S-J koje tonu prema sjeveru te potvrđuje transport naslaga prema sjeveru izazvanu kompresijskom tektonikom zbog koje je i podloga navučena na neogenske stijene. Lokacija se nalazi 11 od Daruvara (Hy-141).

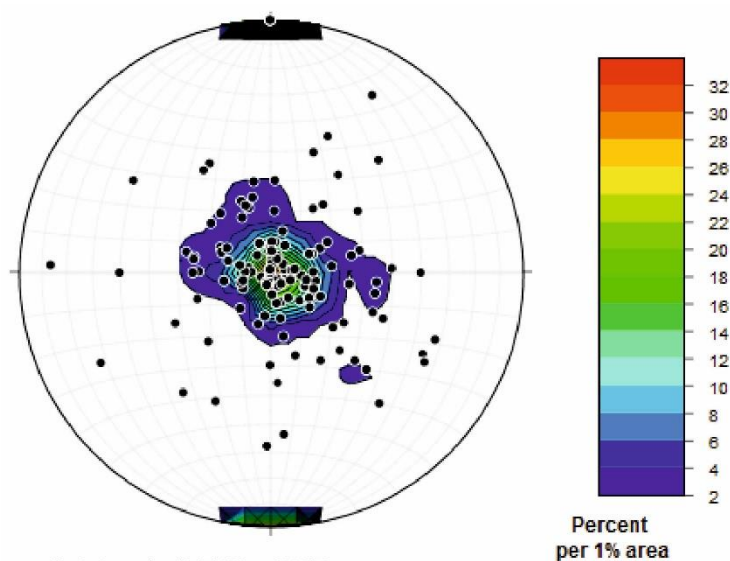
Jurski vapnenci su, radi svoga tankopločastog habitusa podložniji boranju, tako da zapadno od Petrovog vrha nalazimo niz sinklinala i antiklinala čije su osne plohe generalne orijentacije S-J, a koje su često na terenu vidljive kao mikroborane strukture - parazitske bore M, S i Z tipa (Slika 5.3). Razmatrajući orijentaciju parazitskih bora može se zaključiti da su nastale u polju naprezanja s orijentacijom najveće osi naprezanja S-J. 11 od Daruvara, idući prema Siraču borane strukture su zastupljene u manjoj mjeri, te se pretežito se radi o blagim borama otvorenog tipa koje su nastale u trijaskim dolomitima i šejlovima (Slika 5.4)



Slika 5.4 Blago borana struktura u šejlovima koja se ustrmljuje prema zapadu. Lokacija se nalazi u neposrednoj blizini istočno od Barice. Točka opažanja (Hy-22-31)

5.1.2. Pukotine

Provedbom terenskih istraživanja, ukupno je zabilježeno i proračunato 144 ploha pukotina (Slika 5.5). Setovi pukotina mogu se razdijeliti na dva sistematična seta koja se pojavljuju na cijelom području istraživanja. Prvi set pukotina čine strmo nagnute plohe pukotina s pružanjem I-Z. Drugi set čine pukotine pružanja S-J s približnim kutem nagiba od 70-90°. Osim dva glavna seta, postoji i još nekoliko nesistematičnih setova od kojih se izdvajaju subhorizontalne plohe s azimutom prema S i J. Pukotinski setovi vezani su uz glavne rasjedne zone. Setovi pukotina jesu kogenetske strukture koje su paralelne osnim plohama bora pa time zapravo označavaju prevladavajuće polje naprezanja u kojima su nastale razmatrane generacije bora.



Slika 5.5 Pukotinski setovi označeni polovima u Stereonetu (Allmendinger, 2019) Nijansama zelene označene su najveće gustoće pukotina, a nijansama plave rijede raspoređeni setovi.

5.1.3. Polja paleonaprezanja u području istraživanja

Provedbom terenskih istraživanja, ukupno je zabilježeno 56 rasjednih ploha. U proračunu paleosi naprezanja koristili smo se PBT metodom (prema Delavux, 2018) pri čemu se za proračun orijentacije najveće osi naprezanja s obzirom na litologiju koristio kut unutrašnjeg trenja (φ) od 30°. S obzirom na geometriju rasjednih ploha te kinematske

indikatore, rasjedne plohe su grupirane kao ekstenzijske i kompresijske strukture odnosno strukture nastale u ekstenzijskom te kompresijskom polju naprezanja. Strukture su prikazane i *D. Dihedron metodom* (prema Delavux, 2018) koji predstavlja sintetski *beach-ball* dijagram temeljem kojim se može odrediti prevladavajuće polje naprezanja.

- *Kompresijske/transpresijske strukture*

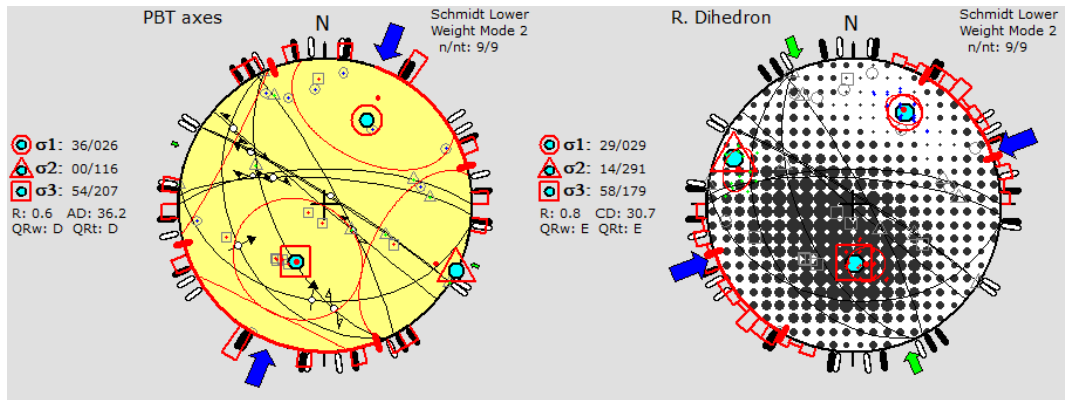
Tijekom provedbe terenskih strukturno-geoloških istraživanja, zabilježeno je ukupno 22 reversnih rasjednih ploha. Rasjedne plohe dominantno se nalaze u obliku konjugiranih parova rasjeda. Transpresijske strukture čine 4 plohe od 22 navedenih rasjednih ploha. Transpresijske strukture pridodane su kompresijskim strukturama na temelju vrijednosti kuta nagiba rasjednih ploha i lineacija strija pomoću kojih se osim vertikalnih pomaka prema gore i dolje, može razlučiti i o horizontalnim vrijednostima pomaka. Tablici 5.2. prikazuje 2 grupe reversnih rasjednih ploha.

Prva grupa označena je žutom bojom u tablici i čine ju rasjedne plohe raspona azimuta od 0-60° i 180-240° s prosječnim kutem nagiba od 70° čiji je smjer nagiba prema SI i JZ (Slika 5.6). Sintetski žarišni mehanizam ukazuje na kompresijsko polje naprezanja pri čemu je najveća os naprezanja orijentacije ISI-ZJZ. PBT metodom izračunate su prosječne orijentacije osi naprezanja, a označene su kao σ_1 , σ_2 i σ_3 . U tablici su prikazane vrijednosti P,B,T osi za svaku rasjednu plohu pojedinačno.

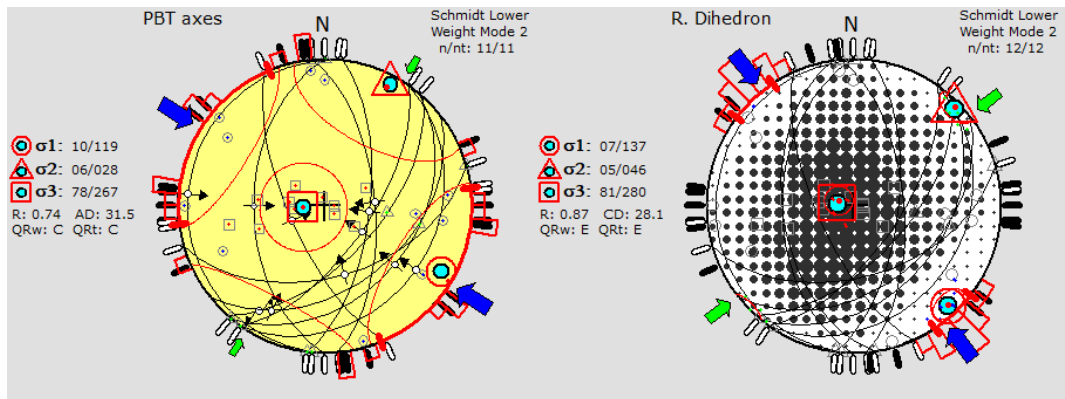
Tablica 5.2 Proračunate vrijednosti glavnih P, B, T osi za reversne rasjedne plohe. R je označena orijentacija i kut nagiba rasjedne plohe, a Ls je označena orijentacija lineacija strija pomoću kojih je određen pomak. Pomak je naznačen za svaku rasjednu plohu. U stupcu pomak “I” – reversni, “S” – lijevi, “D” – desni, “X” nije određen.

R	Ls	Pomak	P os	B os	T os
0/70	292/46	ID	332/15	74/37	223/49
4/75	298/57	ID	341/24	86/29	218/51
32/85	306/38	ID	355/22	116/52	252/30
32/85	306/38	ID	355/22	116/52	252/30
62/82	131/69	IS	79/34	335/19	221/49
32/84	32/84	IX	32/39	122/0	212/51
85/62	85/62	IX	85/17	355/0	263/73
97/65	97/65	IX	97/20	187/0	277/70
125/25	125/25	IX	305/20	215/0	125/70
125/65	125/65	IX	125/20	215/0	305/70
130/38	130/38	IX	310/7	220/0	130/83
132/60	212/17	IS	354/8	96/55	259/34
142/43	207/21	IS	0/15	101/35	251/51
164/50	164/50	IX	164/5	74/0	344/85
188/35	188/35	IX	8/10	278/0	188/80
220/89	310/20	IS	263/13	133/70	357/15
245/35	245/35	IX	65/10	335/0	245/80
246/60	175/30	ID	210/0	300/45	120/45
270/50	270/50	IX	270/5	360/0	90/85
275/70	275/70	IX	95/38	185/0	275/52
246/70	246/70	IX	246/25	336/0	66/65
262/50	262/50	IX	262/5	172/0	82/85

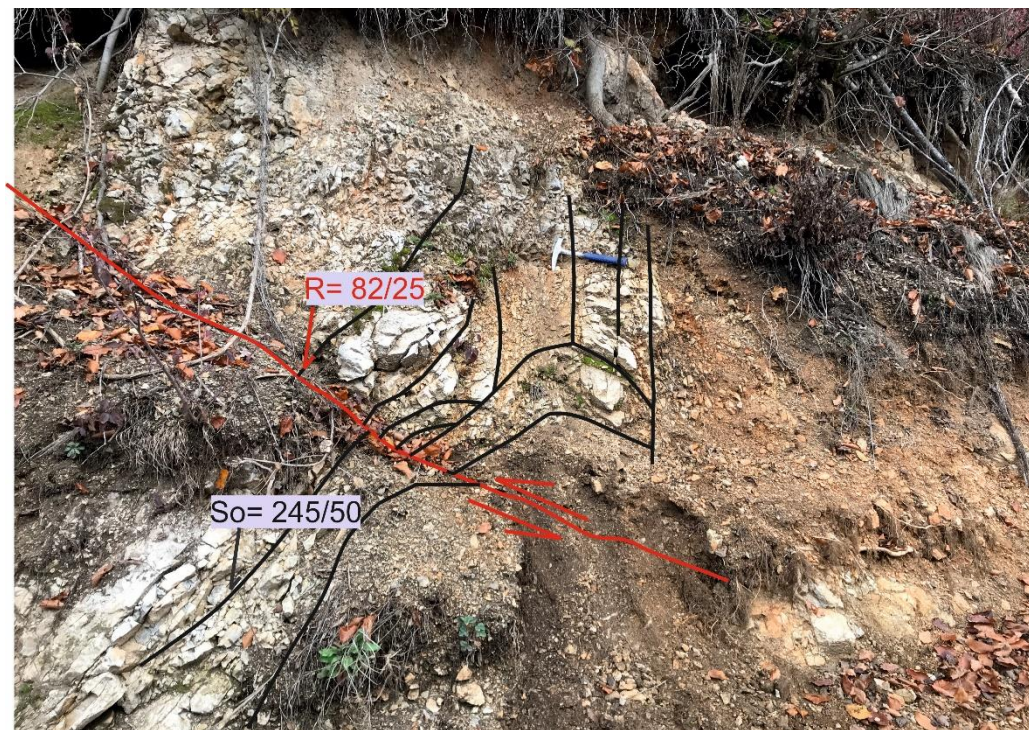
Druga grupa označena je plavom bojom u tablici i čine ju plohe vrijednosti pružanja SSI-JJZ s prosječnim kutem nagiba od 49° čiji je smjer nagiba prema JI i SZ (Slika 5.7). Rasjedne plohe posljedica su kompresijskog polja naprezanja s najvećom osi orijentacije SZ-JI. PBT metodom izračunate su prosječne orijentacije glavnih osi naprezanja, a označene su kao σ_1 , σ_2 i σ_3 . U tablici su prikazane vrijednosti P,B,T osi za svaku rasjednu plohu pojedinačno.



Slika 5.6 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi naprezanja za žutu grupu reversnih rasjeda. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje da je glavni režim kompresijski. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonaprezanja. Rasjedne plohe pružaju se u smjeru SZZ-JII s nagibom prema SI i JZ, a iz Beach-ball dijagrama je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica kompresijskog polja naprezanja osi orijentacije ISI-ZJZ. Beach-ball dijagram proračunat je R. Dihedron (prema Delavux, 2018) metodom.



Slika 5.7 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi naprezanja za žutu grupu reversnih rasjeda. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje da je glavni režim kompresijski. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonaprezanja. Rasjedne plohe pružaju se u smjeru SSI-JJZ s nagibom prema ZSZ I JJI, a iz Beach-ball dijagrama je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica kompresijskog polja naprezanja osi orijentacije ISI-ZJZ. Beach-ball dijagram proračunat je R. Dihedron (prema Delavux, 2018) metodom.



Slika 5.8 Reversni rasjed unutar slojeva dolomita s označenom pozicijom izmjerene rasjedne plohe R i slojevitosti S0. Kao posljedica rasjedanja dolazi do povijanja slojeva odnosno formiranje vlačnih bora. Lokacija točke opažanja (Hy-21-203) se nalazi u istočnom krilu sinklinale Kik-Petrov vrh (DA-4). Ovakav rasjed odgovarao bi plavoj grupi u tranpresijskim/kompresijskim strukturama (Tablica 5.2).

Ekstenzijske/transtenzijske strukture

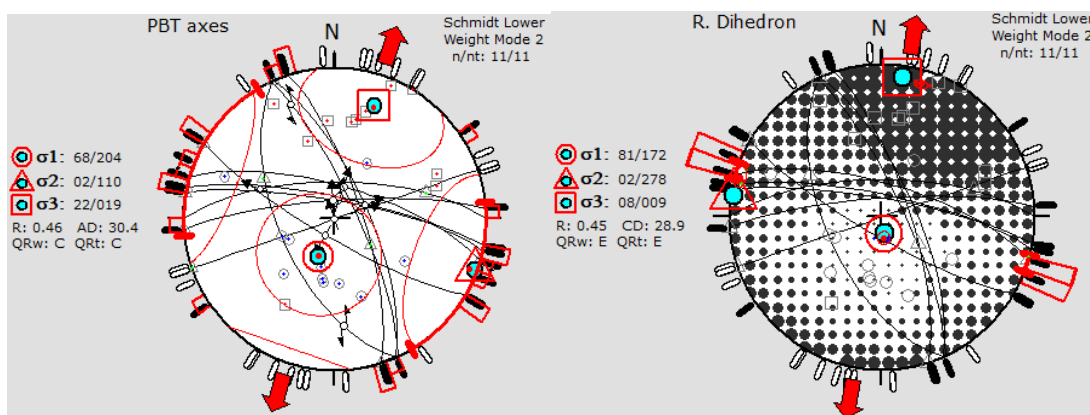
Tijekom provedbe terenskih strukturno-geoloških istraživanja, zabilježena su i 22 normalna rasjeda od kojih je 19 bilo valjano za proračune glavnih P,B,T osi paleonaprežanja. Vrijednosti P,B,T osi prikazane su u Tablici 5.3 zajedno uz orijentacije rasjednih ploha (R) i orijentaciju lineacije strija (kinematski indikatori). Ekstenzijski režim prevladava u istočnom dijelu područja istraživanja. Tablicu 5.3 čine dvije grupe podataka.

Prva grupa označena je narančastom bojom u tablici. Dominantan pravac pružanja rasjednih ploha je SZZ-JII s prosječnim kutem nagiba od 65° i smjerom nagiba prema SI i S. (Slika 5.9). Sintetski žarišni mehanizam ukazuje da u glavnom polju naprežanja djeluje ekstenzijski režim. Orijehtacija glavne osi naprežanja pružanja je JJZ-SSI, te je utjecala je na nastanak normalnih rasjeda spmenute orijentacije.

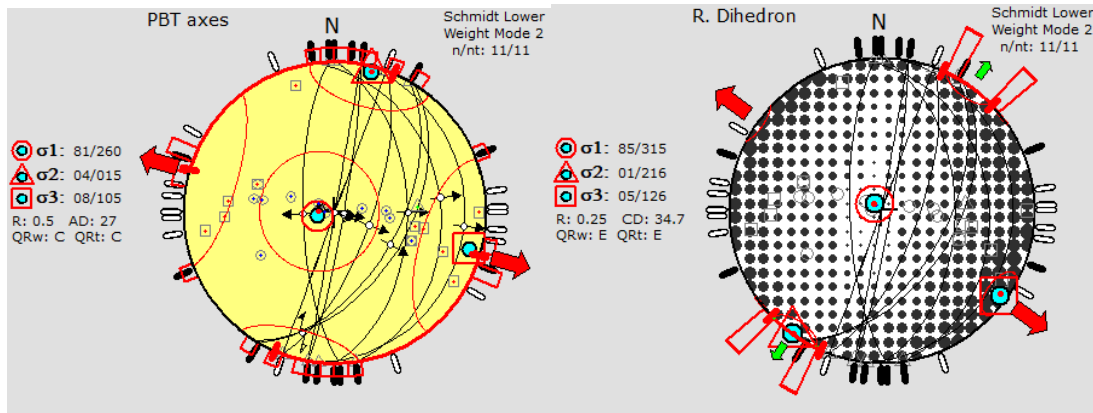
Druga grupa rasjeda označena je zelenom bojom u tablici. Dominantan pravac pružanja rasjednih ploha je u smjeru ISI-JJZ s prosječnim kutem nagiba od 63° i smjerom nagiba prema II i Z, te lokalno prema I (Slika 5.10). Sintetski žarišni mehanizam ukazuje na ekstenzijski režim naprežanja, pri čemu je orijentacija najveće osi naprežanja SZ – JI.

Tablica 5.3 Proračunate vrijednosti glavnih P, B, T osi za reversne rasjedne plohe. R je označena orijentacija i kut nagiba rasjedne plohe, a Ls je označena orijentacija lineacija strija pomoću kojih je određen pomak. Pomak je naznačen za svaku rasjednu plohu. U stupcu pomak “N” – normalni, “S” – lijevi, “D” – desni, “X” nije određen.

R	Ls	Pomak	P os	B os	T os
0/70	292/46	NS	223/49	74/37	332/15
10/80	10/80	NX	190/55	280/00	10/35
12/78	12/78	NX	192/57	282/00	12/33
16/72	16/72	NX	196/63	106/00	16/27
65/78	339/20	NS	291/23	126/66	23/5
66/72	66/72	XX			
72/75	72/75	XX			
82/30	82/30	NX	82/75	172/00	262/15
96/15	96/15	NX	96/60	186/00	276/30
100/90	100/90	NX	280/45	190/0	100/45
100/85	100/85	NX	280/50	190/0	100/40
090/50	090/50	NX	270/85	360/00	90/5
110/70	110/70	NX	290/65	200/00	110/25
110/90	110/90	NX	290/45	200/00	110/45
122/50	195/19	ND	240/43	86/44	343/13
120/55	120/55	NX	300/80	30/00	120/10
210/80	210/80	NX	30/55	300/0	210/35
246/60	175/30	XX			
268/73	268/73	NX	88/62	358/00	268/28
290/90	290/90	NX	110/45	20/0	290/45
341/90	341/90	NX	161/45	251/0	341/45
356/80	356/80	NX	176/55	266/0	356/35



Slika 5.9 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi naprezanja. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje na ekstenziju. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonaprezanja. Rasjedne plohe pružaju se u smjeru SZZ-JII s nagibom prema SSI, a iz Beach-ball dijagrama je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica ekstenzijskog polja naprezanja čija je najveća os naprezanja orijentacije JJZ-SSI.



Slika 5.10 Prikaz proračunatih vektora glavnih osi napreznja. Sintetski žarišni mehanizam ukazuje na ekstenziju. PBT metodom (prema Delavux, 2018) određene su vrijednosti triju glavnih osi paleonapreznja. Rasjedne plohe pružaju se SSI-JJZ sa smjerom nagiba prema SZZ i JII. Iz *Beach-ball dijagram* je vidljivo da je takav smjer nagiba posljedica ekstenzijskog polja napreznja osi orijentacije JI-SZ.

Osim pojava strija, ponekad su se na izdancima promatrale i vlačne/tenzijske pukotine na temelju kojih je bilo moguće odrediti karakter pomaka. Na slici 5.11 označen je normalni rasjed čiji je pomak određen prema poziciji vlačnih pukotina.



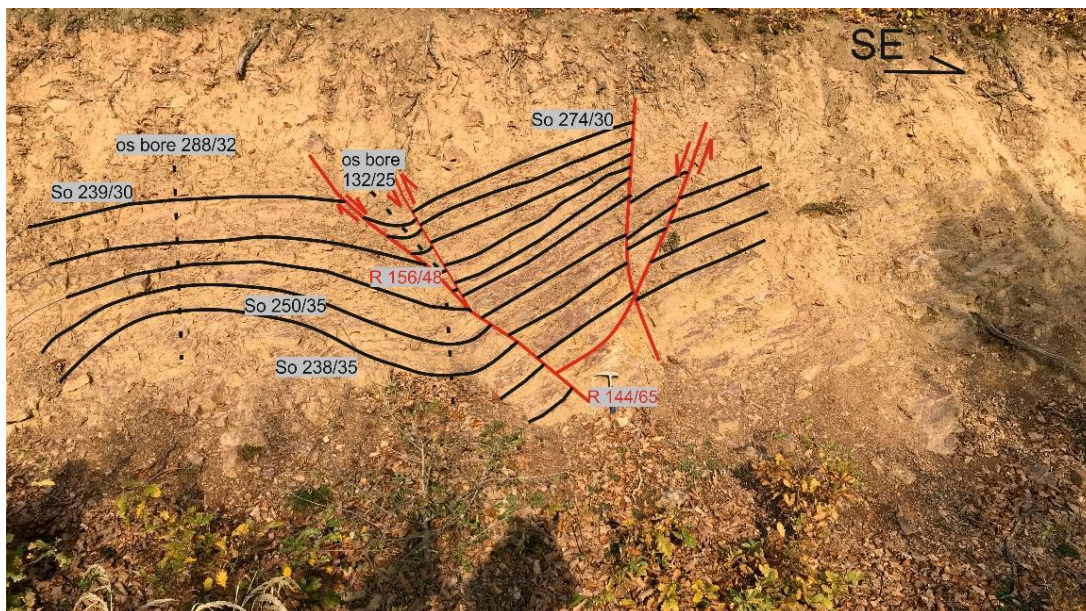
Slika 5.11 Normalni rasjed orijentacije $R= 2/37$ koji je izmjeren u trijaskim dolomitima. Relativan pomak je definiran temeljem orijentacije vlačnih/tenzijskih pukotina (označeno žutim poligonom) koje nastaju progresivnom rotacijom u zoni smicanja. Točka opažanja se nalazi između Daruvara i Petrovog vrha. Lokacija točke opažanja (Hy-144) se nalazi između Daruvara i Petrovog vrha.

Nadalje, pri provedbi terenskih istraživanja uz rasjede s *fault-bend-fold* geometrijom zapažene su i kogenetske borano-navlačne strukture: Primjerice, na lokaciji X- 6447301.69; Y- 5040564.77, u trijaskim dolomitima (Slika 5.12), *ramp-flat-ramp* strukturu čine dvije zaravni subhorizontalno položene prema jugoistoku i jugozapadu te rampa pod nagibom od 45 stupnjeva u odnosu na uočene zaravni. Smjer tektonskog transporta je prema istoku.



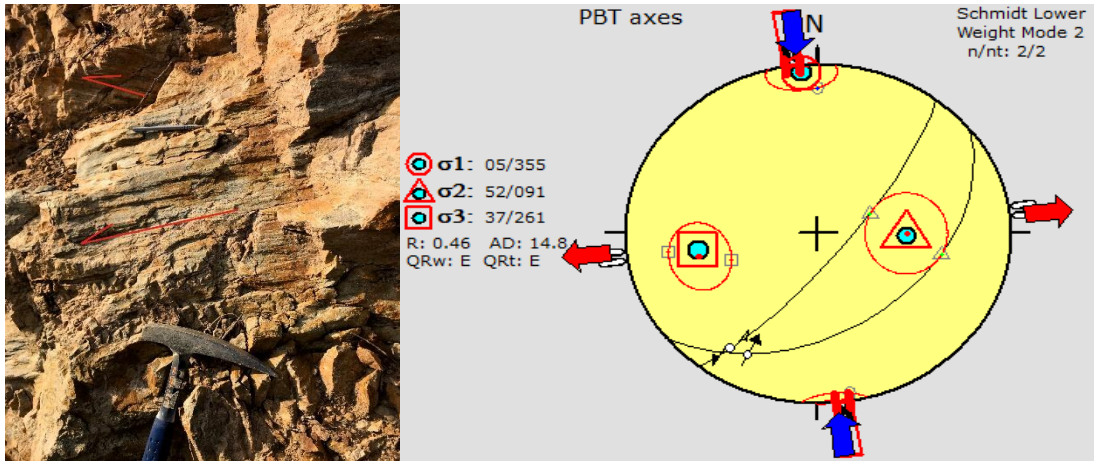
Slika 5.12 Orijentacija slojevitosti u strukturi ramp-flat-ramp, odnosno 2 subhorizontalne rasjedne plohe koje su povezane rampom pod većim nagibom, odnosno 45° u ovom slučaju. Tektonski transport je u smjeru istoka. Točka opažanja je približno u blizini Barice, točka opažanja (Hy-21-12).

Uz nekoliko rasjednih ploha, na terenu su vidljive i česte pojave vlačnih bora. Većina determiniranih rasjeda na istraživanom području je reversnog karaktera pri čemu ukazuju na tektonski pomak prema Z-SZ, te na orijentaciju glavne osi naprezanja S-J (Slika 5.11). U permskim pješčenjacima često se uočavaju i konjugirani parovi reversnih rasjeda koji dovode do fleksurnog smicanja odnosno stvaranja vlačnih bora (Slika 5.13).

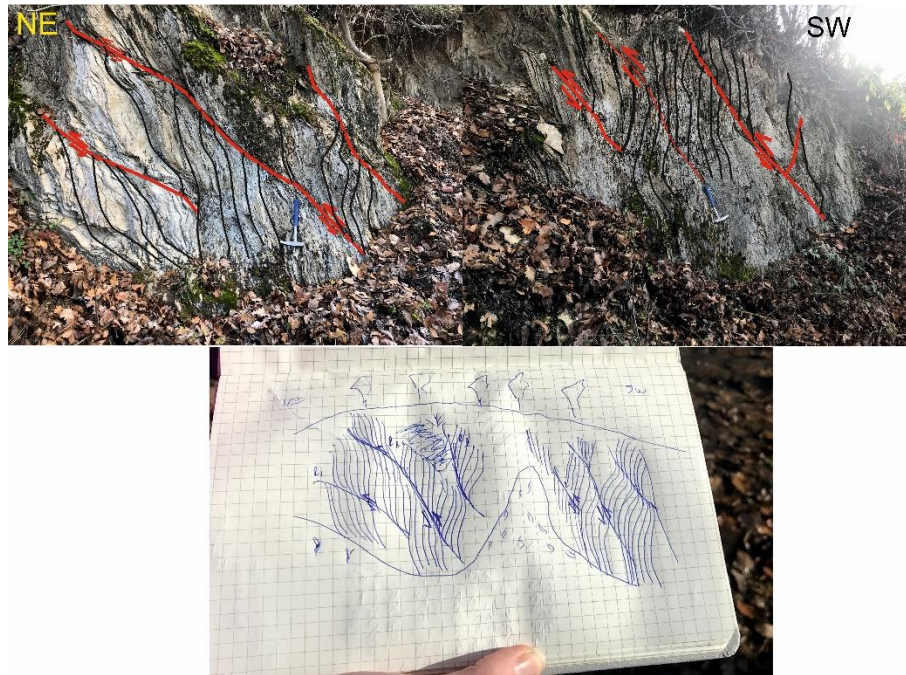


Slika 5.13 Konjugirani parovi rasjeda unutar permskih pješčenjaka s označenim osima bora i izmjerenim položajima rasjedne plohe R i slojevitosti So. Lokacija točke opažanja (Hy-21-115) se nalazi SI od Petrovog vrha. Pješčenjaci transgresivno nalježu na granitoide i pegmatite vidljive na slici 3.10.

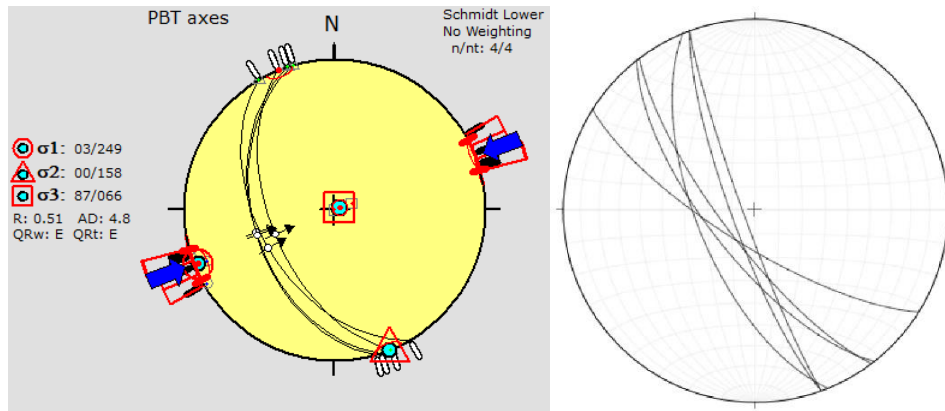
Rasjedne plohe ponegdje na svojoj glatkoj plohi imaju vidljive strije. Na slici 5.14 je primjer strija na dvije izmjerene rasjedne plohe sličnih orijentacija i drugačijih kuteva nagiba. Strelice ukazuju na dvije smične plohe na kojima je vidljiv reversni i lijevi pomak. Osim dosadašnjih primjera na jednoj lokaciji izmjerena je i folijacija S1 u vlačnim asimetričnim boranim jurskim vapnencima koji naizgled izgledaju ispresijecani s nekoliko reversnih rasjeda (Slika 5.15) Takva strukturna građa ukazuje na tzv. *duplex* strukturu. Duplex strukturu u geološkom smislu čine sustavi preklopljenih reversnih rasjeda koji se odvajaju od jedinstvenog rasjeda u podini i spajaju s jedinstvenim rasjedom u krovini oblikujući formu stijenskih blokova koji su omeđeni rasjedima sa svih strana. Na terenu su izmjerene folijacija i rasjedne plohe idući od SI prema JZ i njihove vrijednosti su prikazane tragovima ravnina u Stereonetu i Win-Tensoru (Slika 5.16). Smjer tektonskog transporta stijenskih blokova je u smjeru S-SI.



Slika 5.14 Slika lijevo - Strije na rasjednim ploham reversnih lijevih rasjeda s označenim pomakom. Slika desno – Stereogram na kojoj su prikazane rasjedne plohe s reversnim i lijevim pomakom. pružanja SI-JZ s orijentacijom glavne osi kompresije S-J. Lokacija točke opažanja (Hy-21-111) se nalazi SI od Daruvara.



Slika 5.15 Jurski vapnenci koji su intenzivno tektonizirani te su nizom reversnih rasjeda ugrađeni u *duplex* strukturu. Lokacija u neposrednoj blizini Crnog Vrha.

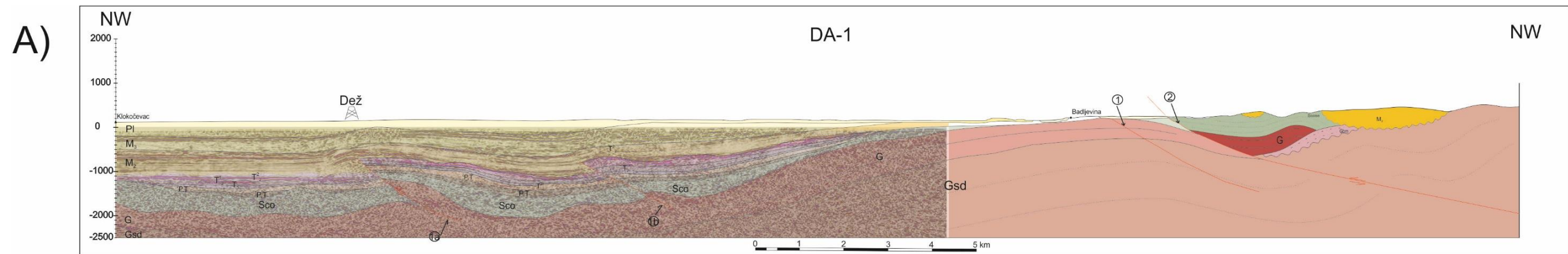


Slika 5.16 Odnos folijacije S1 prikazane u *Stereonetu* (slika desno) s rasjednim plohama R izmjenim u mogućoj duplex strukturi u jurskim vapnencima prikazane pomoću *WinTensor-a* (slika lijevo). Transport materijala odvija se prema S-SI. Folijacija i rasjedne plohe približnog su pružanja SZ-JI s orijentacijom glavne osi kompresije ZJZ-ISI.

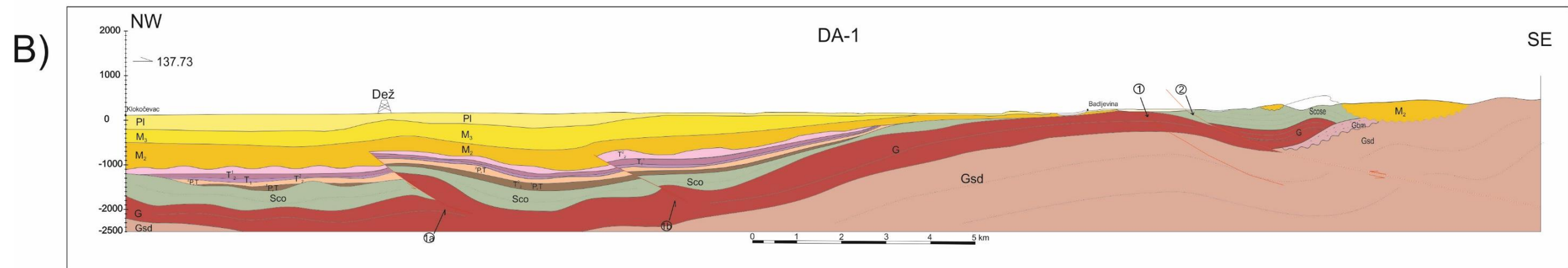
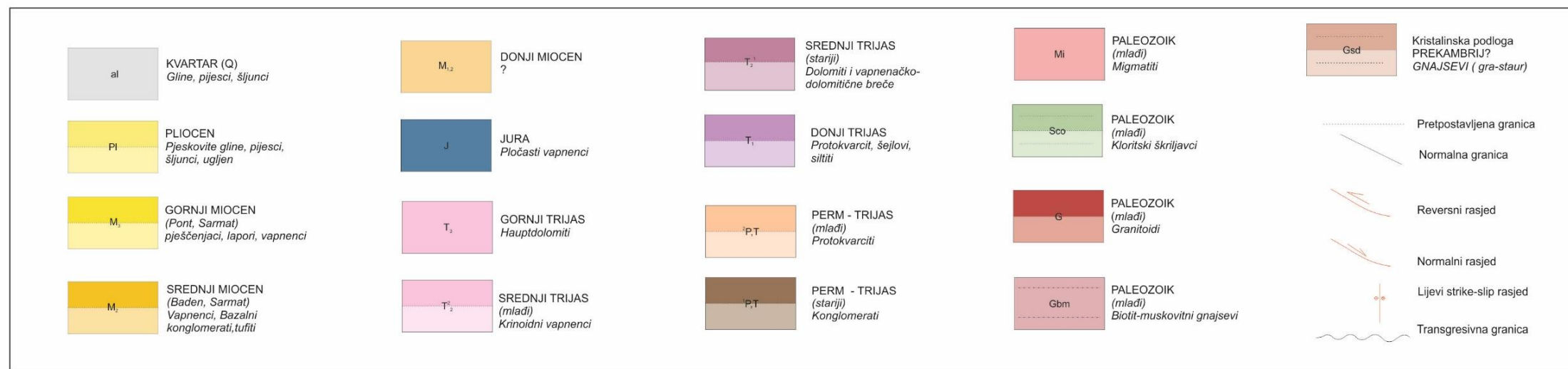
5.2.1. Geološki profil DA-1

Geološki profil DA-1 najjužnije je položen od svih konstruiranih profila, s pružanjem azimuta 137.7°. Duž profila nalaze se Ilovski Klokočevac na zapadu te Gornja Šumetica na istoku. Rezultati konstruiranog profila prikazani su na Slici 5.18. Slika 5.18. se sastoji od dva profila, pri čemu profil A predstavlja kombinirani prikaz interpretiranog seizmičkog refleksijskog profila DA-3V-92 (na zapadnom dijelu) u području Lonjsko-ilovske zavale te konstruiranog geološkog profila koji je interpretiran pomoću OGK lista *Daruvar* (Jamičić, 1989) u istočnom dijelu. Geološki profil B predstavlja predloženu interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koje smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Na konstruiranom profilu (Slika 5.18.) vidljivo je da u zapadnom dijelu profila prevladava depresija, odnosno Lonjsko – ilovska zavala koja je dominantno ispunjena neogenskim i kvartarnim naslagama. Idući od istoka prema zapadu, taložni prostor produbljuje tako da u zapadnom dijelu profila debljina neogensko-kvartarnih naslaga doseže debljine od 1-1,2 km. U tom dijelu depresije nalazimo i dvije istražne bušotine; Uljanik i Dežanovac. Na seizmičkom profilu uočava se Dežanovačka antiklinala (ispod označene bušotine Dež) čije je pružanje generalno I-Z. Dežanovačka antiklinala je nastala u krovini Dežanovačkog slijepog rasjeda (1a) te ju karakterizira blaže nagnuto krilo koje tone prema jugoistoku, te strmo i kratko krilo koje tone prema sjeverozapadu. Dežanovačka antiklinala predstavlja tipičan primjer engl. „*Fault propagation fold*“ tip strukture (Slika 5.17) koje redovito nalazimo u krovinama slijepih (engl. „*blind*“) rasjeda, kao rezultat kompresijske tektonike. S obzirom na tektonski transport generalno prema sjeveru – sjeverozapadu strukture su duž profila dominantno asimetrične, pri čemu su neogenske naslage često većih debljina i subhorizontalno položene udaljavajući se od rasjednih ploha. Primjer navedene geometrije i različitih debljina neogenskih naslaga možemo jasno uočiti između Dežanovačkog i Daruvarskog rasjeda (1b). Nadalje, različite debljine seizmičkih facijesa kao i nagib seizmičkih refleksa između interpretiranih korelacijskih horizonata ukazuju na polifaznu evoluciju interpretiranih rasjeda, pri čemu su primjerice Dežanovački i Daruvarski rasjed nedvojbeno naslijeđene strukture koje su inicijalno tijekom miocena bili normalni rasjedi, a koji su kasnije, krajem pliocena i kvartara strukturno reaktivirani i invertirani u reverse rasjede (Slika 5.18). Cijelo područje duž profila karakterizira brežuljkasti reljef koji je

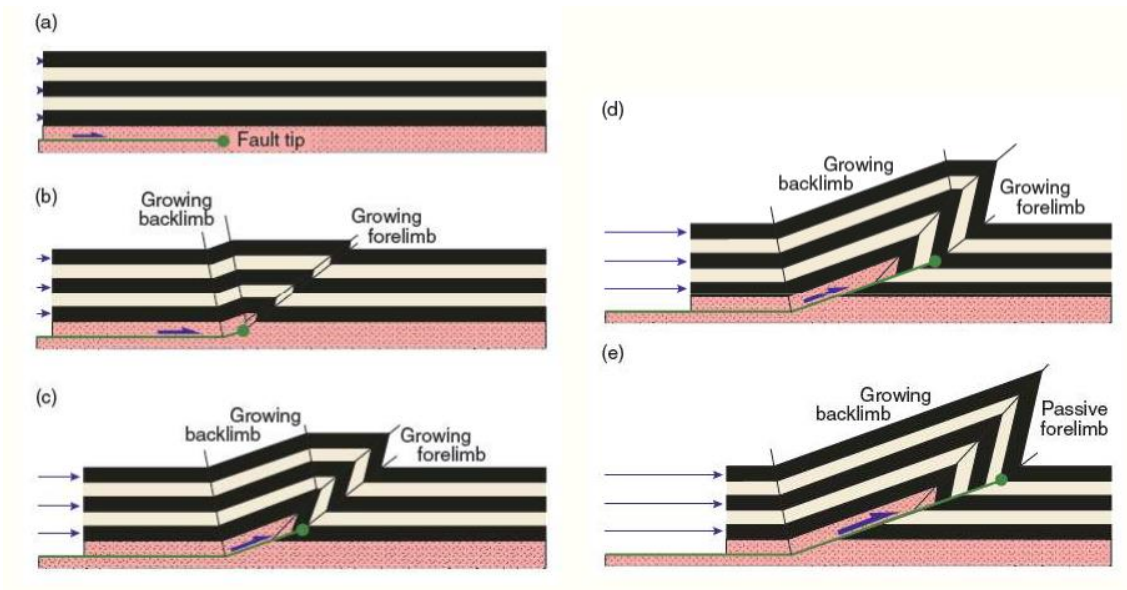
korelativan s borano-rasjednim strukturama u podzemlju. Od zapada prema istoku, povećava se debljina Sco naslaga i kristalinske podloge zbog čega neogenske naslage isklinjavaju. Gora Psunj započinje Pakračkim reversnim rasjedom (1) (vjerojatno poligenetske evolucije kao i Dežanovački i Daruvarski rasjed) s kogenetskom Pakračkom sinklinalom u čijoj jezgri nalazimo kvartarne i pliokvartarne naslage, a starije paleozojske naslage (Sco) i kristalinska podloga (Gsd) u krilima bore. Psunj je najstarija tektonska jedinica prema Jamičić (1989).



LEGENDA



Slika 5.17 Konstruirani strukturalno – geološki profil DA-1 u području istraživanja. A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-1 koji se sastoji od interpretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju geoloških i geofizičkih podataka. Rasjedi- 1a- Dežanovački rasjed, 1b Daruvarski rasjed 1 Pakrački rasjed i 2 Podvrško-Velika rasjed.

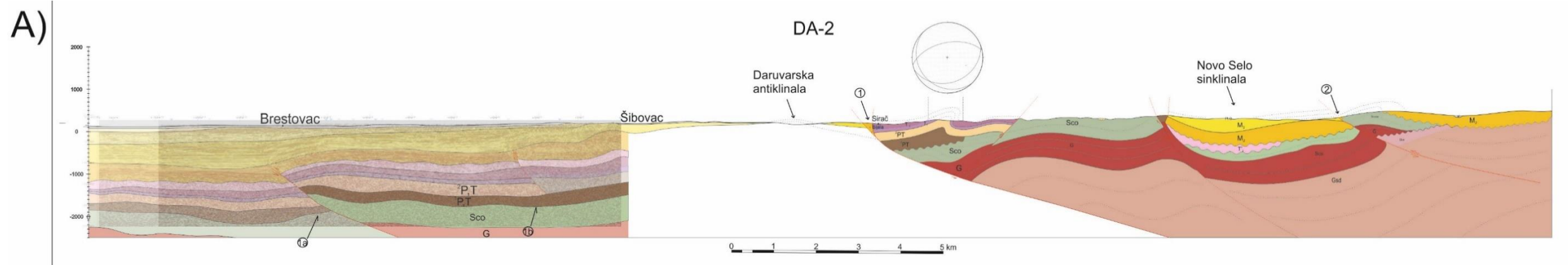


Slika 5.18 *Fault-propagation fold* tip strukture (Fossen, 2010). Vidljivo na zapadnom dijelu profila (Slika 5.18) i uzrokovano *slijepim* rasjedom.

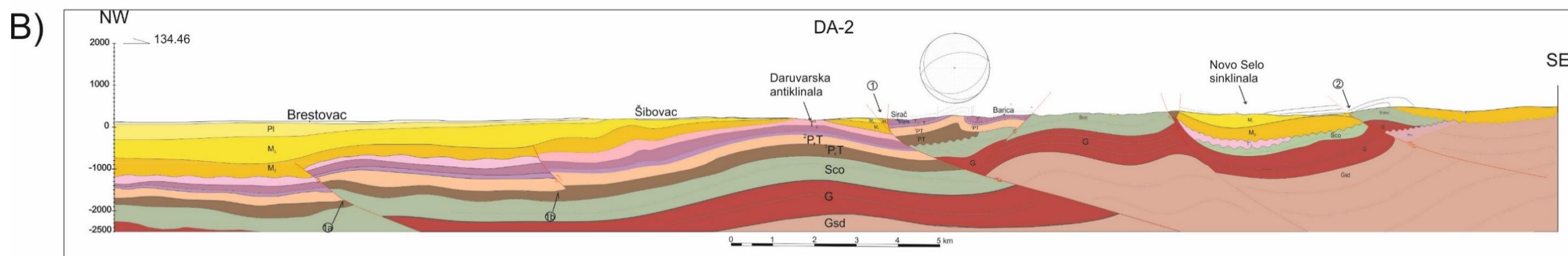
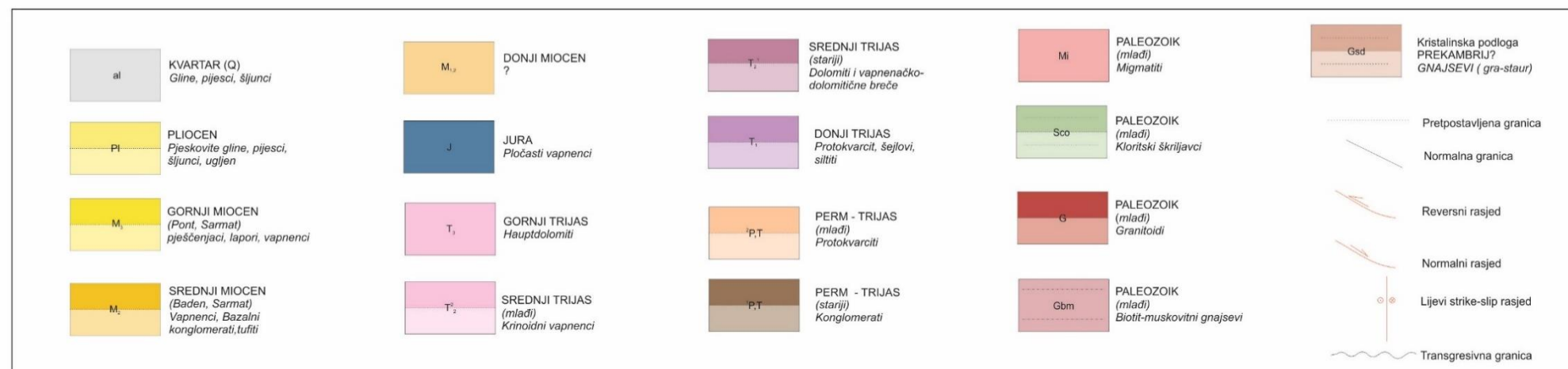
5.2.2. Geološki profil DA-2

Geološki profil DA-2 nalazi se otprilike 4.5 km sjevernije od profila DA-1 te je približno istovjetnog pružanja. Veća naselja duž profila su Daruvarski Brestovac i Šibovac na zapadu, Sirač koji se nalazi nedaleko središnjeg dijela profila DA-2 kroz koji protječe rijeka Bijela. Rezultati konstruiranog profila prikazani su na Slici 5.19. Slika 5.19. se sastoji od dva profila, pri čemu profil A predstavlja kombinirani prikaz interpretiranih seizmičkih refleksijskih profila DA-2V-92 i GAR-5V-92 (na zapadnom dijelu) u području Lonjsko-ilovske zavale te konstruiranog geološkog profila koji je interpretiran pomoću OGK lista Daruvar (Jamičić, 1989) u istočnom dijelu. Geološki profil B predstavlja predloženu interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka prikupljenih kabinetskim i terenskim radom. Na konstruiranom profilu (Slika 5.19 B) vidljivo je da u zapadnom dijelu profila prevladava depresija, odnosno Lonjsko – ilovska zavala koja je dominantno ispunjena neogenskim i kvartarnim naslagama. Idući od istoka prema zapadu, taložni prostor produbljuje tako da u zapadnom dijelu profila debljina neogensko-kvartarnih naslaga doseže debljine od 1-1,2 km. Isto kao i na DA-1, pojavljuje se *fault-propagation tip* strukture i dva spomenuta reversna rasjeda; Dežanovački (1a) i Daruvarski rasjed (1b). Za razliku od DA-1 profila, debljina neogenskih naslaga je duž ovog profila nešto manja, pri čemu predneogenska podloga je izdignuta bliže površini. U smjeru jugoistoka, idući od Daruvarskog rasjeda prema Pakračkom rasjedu (1) i Siraču, nalazimo Daruvarsku antiklinalu u čijoj jezgri nalazimo srednjotrijaske karbonatne naslage (T_2^2) koje izlaze na površinu terena. Daruvarska antiklinala je blago asimetrična, pri čemu je sjeverozapadno krilo blaže i dulje, dok je nešto strmije i kraće krilo nagnuto prema jugoistoku. Uočena asimetrija antiklinale u suprotnosti je s dominantnim tektonskim transportom prema sjeveru - sjeverozapadu koji prevladava, ukazujući na lokalnu heterogenost, potencijalnu engl. „backthrust“ tektoniku koja je vezana uz Pakrački rasjed (1) koji uz reversni pomak vjerojatno ima i desni karakter pomaka. U mjestu Šibovac, između Daruvarskog rasjeda i Dežanovačke antiklinale, interpretirana je i plitka sinklinala u čijoj jezgri prevladavaju neogenske naslage. Idući od Pakračkog rasjeda prema istoku, provedena terenska istraživanja potvrdila su antiklinalne i sinklinalne odnose u dolomitnim brečama, a rezultati su ovdje i prikazani stereogramom. Osi bora pretežito tonu prema sjeveru, sjeverozapadu. U središnjem dijelu zapadnih obronaka Papuka na površini se nalaze paleozojske naslage koje su prema istoku odijeljene

normalnim rasjedom od neogenske ispune koja čini dolinu/sinklinalu rijeke Pakre. Dalje prema istoku, dolina rijeke Pakre je reducirana Podvrško-Velika (2) reversnim rasjedom pružanja I-Z, a koji ponovno dovodi paleozojske metasedimente na površinu. Prema OGK listu *Daruvar* (Jamičić, 1989) i strukturnom članku o građi Slavonskih planina, Jamičić (1995), smatra da je reversni rasjed koji reducira sinklinalu Novo Selo sa zapadne strane kao i mnogi drugi zapravo strukturno reaktivirani *strike-slip* rasjedi desnog pomaka. Kao posljedica kompresijskog naprezanja došlo je do strukturne reaktivacije i tektonske inverzije naslijeđenih normalnih rasjeda u vidu reversnih rasjeda te postojećih reversnih rasjeda. Pri izvođenju terenskih istraživanja strukturna mjerenja u paleozojskim naslagama Svo ukazuju na česte promjene u orijentacijama smjera i kuta nagiba između naslaga, odnosno ustrmljivanja naslaga iz 25-30° do 60° što ukazuje na postojanje niza boranih struktura koje su nastale kao rezultat reversnog rasjedanja odnosno kompresijske tektonike. U istočnom dijelu profila nalazimo sinklinalu Novo Selo s neogenskom ispunom koja je transgresivno položena na paleozojske naslage. U istočnom dijelu profila, paleozojske naslage duž Podvrško-Velika (2) reversnog rasjeda izlaze na površine terena te su lokalno transgresivno prekrivene neogenskim naslagama u dolini rijeke Orljave.



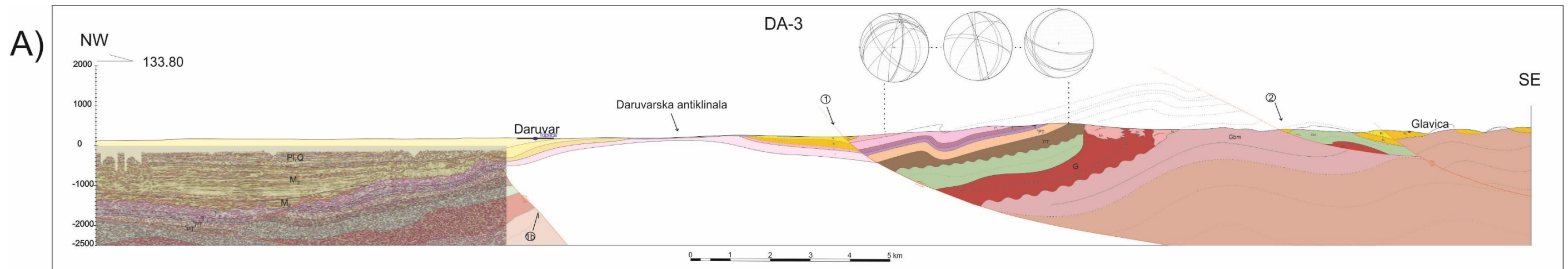
LEGENDA



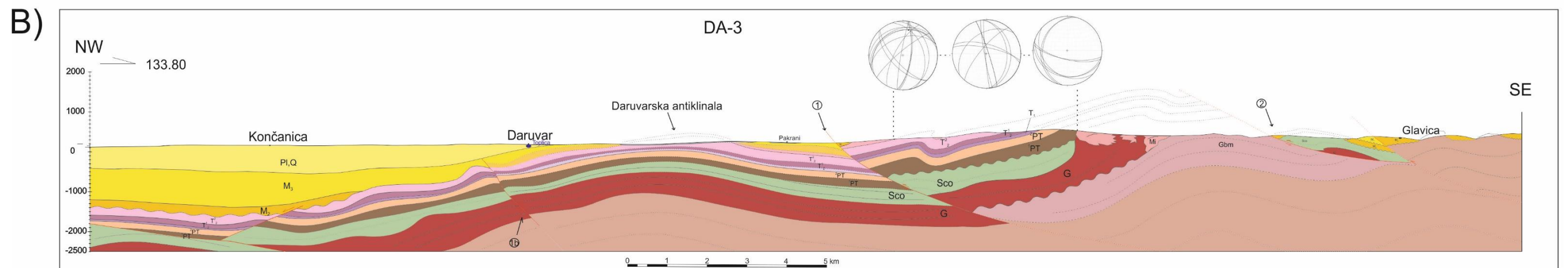
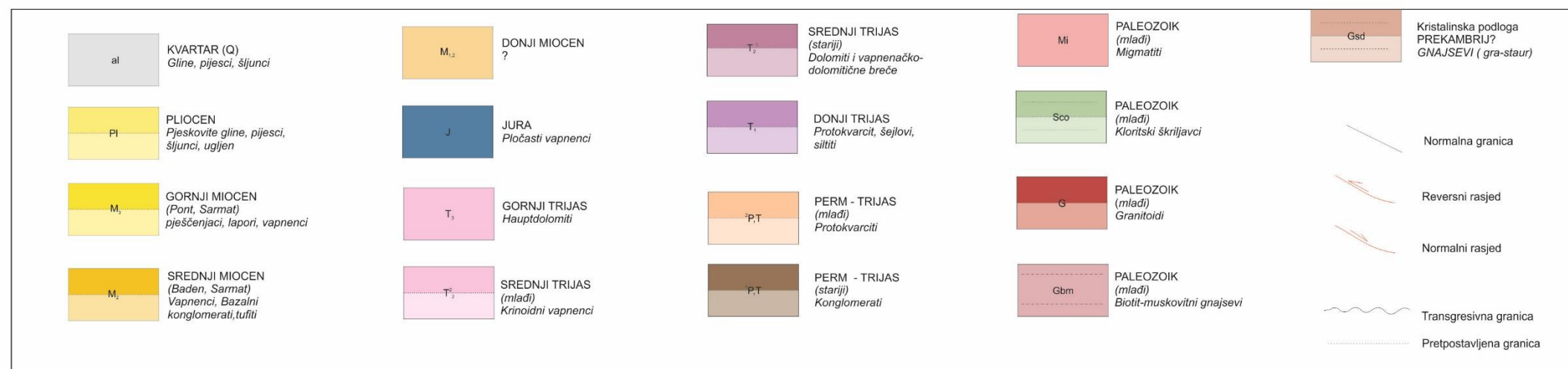
Slika 5.19 Konstruirani strukturno – geološki profil DA-2 u području istraživanja. A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-2 koji se sastoji od intepretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi- 1a- Dežanovački rasjed, 1b Daruvsarki rasjed 1 Pakrački rasjed i 2 Podvrško-Velika rasjed.

5.2.3. Geološki profil DA-3

Geološki profil DA-3 proteže se od naselja Končanice na zapadu do Glavice na istoku po azimutu od 133,8°, a duž profila od važnijih naselja izdvajamo grad Daruvar te rijeku Toplicu. Udaljen je otprilike 3.22 km SI u odnosu na profil DA-2. Rezultati konstruiranog profila prikazani su na Slici 5.20. Slika 5.20. se sastoji od dva profila, pri čemu profil A predstavlja kombinirani prikazi interpretiranog seizmičkog refleksijskog profila DA-1V-92 (na zapadnom dijelu) u području Lonjsko-Ilovske zavale te konstruiranog geološkog profila koji je interpretiran pomoću OGK lista Daruvar (Jamičić, 1989) u istočnom dijelu. Geološki profil B predstavlja predloženu interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Na konstruiranom profilu (Slika 5.20. B) vidljivo je da u zapadnom dijelu profila prevladava depresija, odnosno Lonjsko – Ilovska zavala koja je dominantno ispunjena neogenskim i kvartarnim naslagama. Idući od istoka prema zapadu, taložni prostor produbljuje tako da u zapadnom dijelu profila debljina neogensko-kvartarnih naslagama doseže debljine od 1-1,2 km. Idući prema istoku, predneogenska podloga postupno oplićava formirajući Daruvarsku antiklinalnu strukturu koja je sa jugoistočne strane reducirana Pakračkim rasjedom (1). Jezgra Daruvarske antiklinale je prekrivena vrlo tankim kvartarnim naslagama. U sklopu projektnih aktivnosti, tijekom 2021. godine kroz grad Daruvar provedena su geofizička istraživanja metodom geoelektrične tomografije te će se njima dobiti detaljniji uvid u strukturne odnose na užem području grada, odnosno strukturne preduvjete koji su utjecali na formiranje niza termalnih izvora u gradu Daruvaru. Terenskim strukturnim istraživanja potvrđeni su borani sustavi u naslagama gornjeg i srednjeg trijasa, a koji u središnjem dijelu profila mijenjaju svoja pružanja iz JZ-SI u I-Z, odnosno SZ-JI. Trijaski karbonati idući postupno prema JI prelaze u permske pješčenjake koji potom transgresivno naliježu na granitoide. Slično kako i na prethodnom profilu, uočena je antiklinalna struktura koja je vezana uz potencijalnu engl. *backthrust* tektoniku. Najistočniji reversni rasjed je prema Jamičić (1989) rasjed Podvrško – Velika (2) te on dovodi kristalinsku podlogu i paleozojske stijene (granitoide) na površinu terena. Paleozojske stijene lokalno su prekrivne neogenskim naslagama.



LEGENDA



Slika 5.20 Konstruirani strukturno – geološki profil DA-3 u području istraživanja. A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-3 koji se sastoji od intepretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi- 1b Daruvarski rasjed 1 Pakrački rasjed i 2 Podvrško-Velika rasjed.

5.2.4. Geološki profil DA-4

Geološki profil DA-4 proteže se nedaleko od Grubišnog Polja na zapadu i prolazi kroz manja naselja, a to su Dobra Kuća, Gornji Borki te Batinjani. Udaljen je otprilike 5 km SI u odnosu na profil DA-3. Profil DA-4 obuhvaća i Petrov vrh nadmorske visine od 615 m. Kamenolom Toplica u Batinjskoj Rijeci i Kamenolom Skočaj bili su pregled razmatranja tijekom terenskih istraživanja na profilu DA-4 (Slika 5.21; 5.22). Rezultati konstruiranog profila prikazani su na Slici 5.24. Slika 5.24. se sastoji od dva profila, pri čemu profil A predstavlja kombinirani prikazi interpretiranog seizmičkog refleksijskog profila DA-3V-92 (na zapadnom dijelu) u području Lonjsko-ilovske zavale te konstruiranog geološkog profila koji je interpretiran pomoću OGK lista Daruvar (Jamičić, 1989) u istočnom dijelu. Geološki profil B predstavlja predloženu interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji su prikupljeni kabinetskim i terenskim radom. Na konstruiranom profilu (Slika 5.24 B) vidljivo je da u zapadnom dijelu profila prevladava depresija, odnosno Lonjsko – ilovska zavala koja je dominantno ispunjena neogenskim i kvartarnim naslagama. Idući od istoka prema zapadu, taložni prostor produbljuje tako da u zapadnom dijelu profila debljina neogensko-kvartarnih naslaga doseže debljine od 1-1,2 km. Slično kao i na prethodnim profilima, idući prema jugoistoku, Lonjsko-ilovska zavala je tektonski reducirana Daruvarskim rasjedom odnosno antiklinalnom strukturom Daruvara. Daruvarska antiklinala završava Voćinskim rasjedom (4). Terenskim istraživanjem pokriven je središnji dio profila, od Dobre Kuće pa sve do Topličkog rasjeda, koji se nalazi zapadno od naselja G. Borki (Slika 5.24). Rezultati terenskih mjerenja prikazani su odgovarajućim stereogramima. Strukturno gledano, jugoistočno od Dobre Kuće, nalazimo sustave reversnih rasjeda uz koje kogenetski vezemo Kik-Petrov Vrh prebačenu sinklinalu i antiklinalu (Slika 5.24). Terenska istraživanja ukazala su na prisustvo niza “*fault propagation fold*” struktura, ali i boranih struktura koje su nastale kompleksnijom geometrijom rasjednih ploha odnosno engl. “*fault bend fold*” modelom boranja (Slika 5.23; Suppe, 1983). Terenskim istraživanjima identificiran je i niz parazitskih bora (Slika 5.3) s osima pružanja I-Z koje su spomenute u radu Jamičić (1995). Nadalje, mjerene orijentacije slojevitosti ukazuju na postojanje prebačene sinklinale Kik – Petrov Vrh (Slika 5.24) a os bore sugerira da bora tone prema SZ pod kutem od 30-40°. Jurske naslage nalazimo u jezgri sinklinale kod Dobre Kuće (Slika 5.24). te nisu uočene tijekom terenskih istraživanja na zapadnom dijelu, odnosno kod

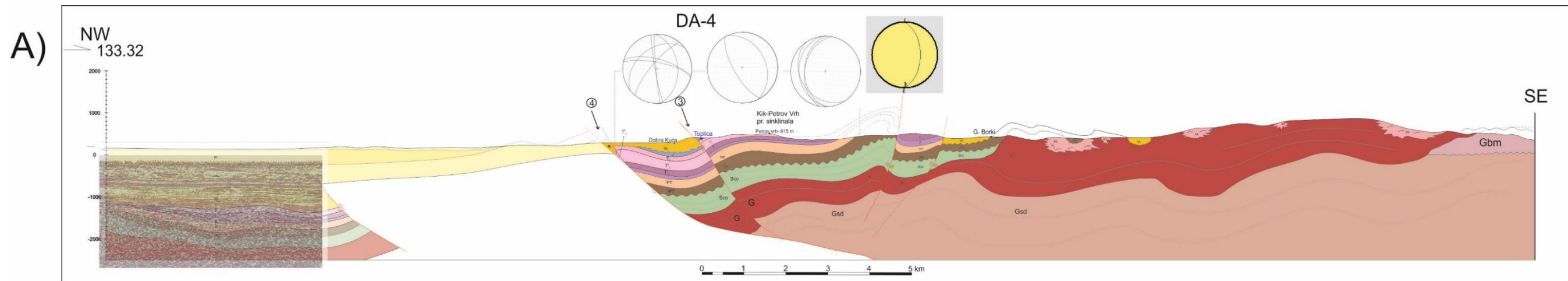
kamenoloma Toplica i Skočaj. U kamenolomima su zastupljeni srednjetrijski dolomiti koji su nerijetko bili izuzetno tektonizirani te prožeti gustim setovima pukotina.



Slika 5.21 Kamenolom Toplica u Batinjskoj Rijeci u okolici Daruvara.

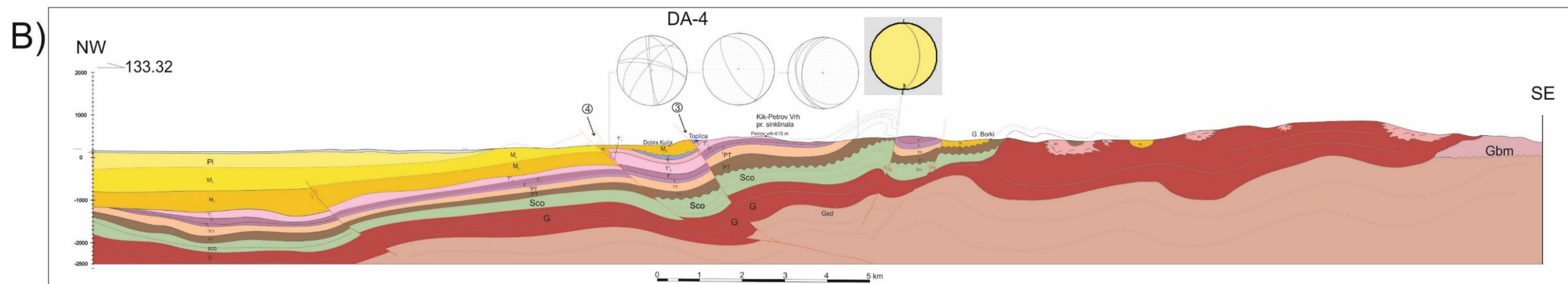


Slika 5.22. Kamenolom "Hrvatske šume" istočno i nedaleko od Kamenoloma Toplica u Batinjskoj Rijeci. Slika prikazuje južni dio 3. etaže gdje je vidljiva iza bagera ploha normalnog rasjeda dekametarskih dimenzija, orijentacije $R=2/85$

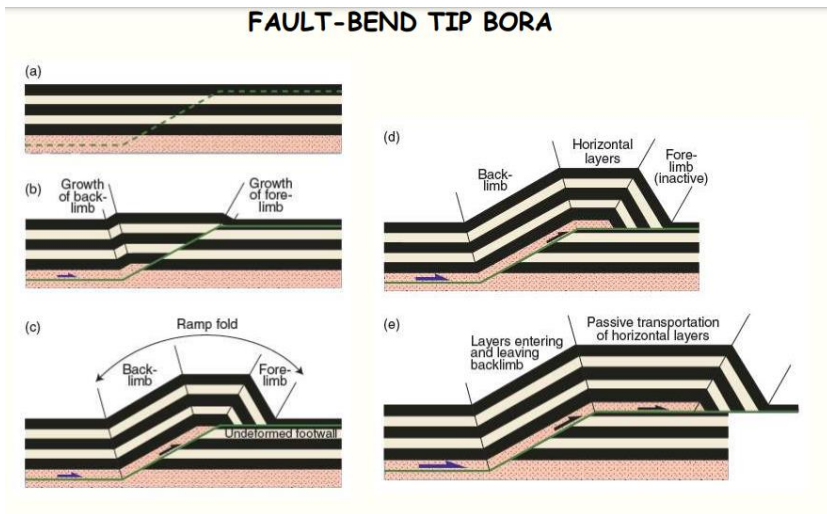


LEGENDA

al	KVARTAR (Q) Gline, pijesci, šljunci	M ₂	DONJI MIOCEN ?	T ₂	SREDNJI TRIJAS (stariji) Dolomiti i vapnenačko- dolomitične breče	Mi	PALEOZOIK (mladi) Migmatiti	Ged	Kristalinska podloga PREKAMBRIJ? GNAJSEVI (gra-staur)
Pi	PLIOCEN Pjeskovite gline, pijesci, šljunci, ugljen	J	JURA Pločasti vapnenci	T ₁	DONJI TRIJAS Protokvarciti, šejlovi, siltiti	Sco	PALEOZOIK (mladi) Kloritski škrijavci		Pretpostavljena granica
M ₁	GORNJI MIOCEN (Pont, Sarmat) pješčenjaci, lapori, vapnenci	T ₃	GORNJI TRIJAS Hauptdolomiti	P.T	PERM - TRIJAS (mladi) Protokvarciti	G	PALEOZOIK (mladi) Granitoidi		Normalna granica
M ₂	SREDNJI MIOCEN (Baden, Sarmat) Vapnenci, Bazalni konglomerati, tufiti	T ₂	SREDNJI TRIJAS (mladi) Krinoidni vapnenci	P.T	PERM - TRIJAS (mladi) Konglomerati	Gbm	PALEOZOIK (mladi) Biotit-muskovitni gnajsevi		Reversni rasjed
									Lijevi strike-slip rasjed
									Transgresivna granica



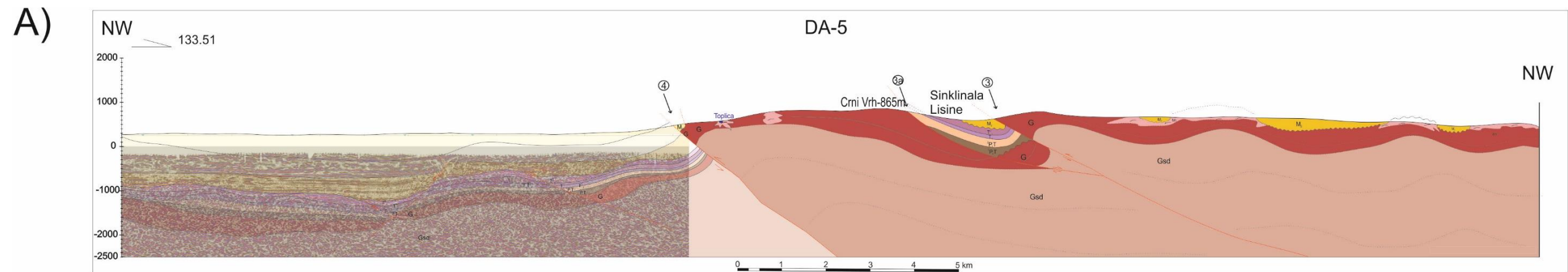
Slika 5.23. Konstruirani strukturalno – geološki profil DA-4 u području istraživanja. A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-4 koji se sastoji od interpretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi - 4 Voćinski rasjed 3 Toplički rasjed.



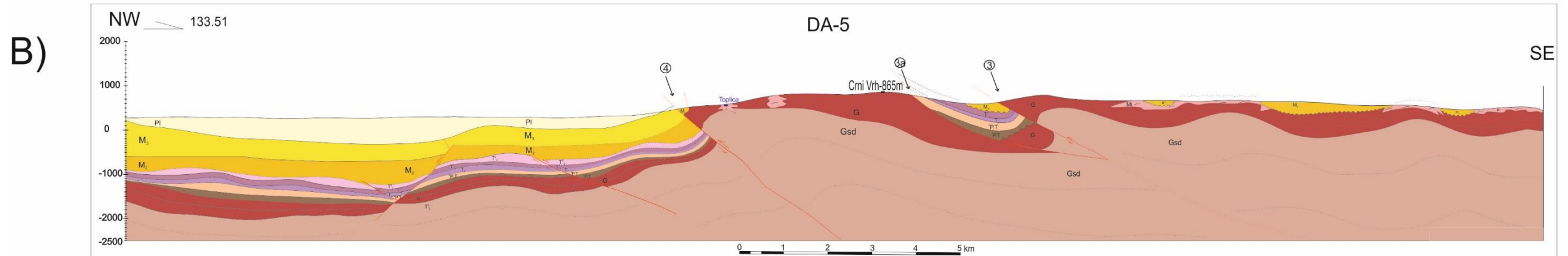
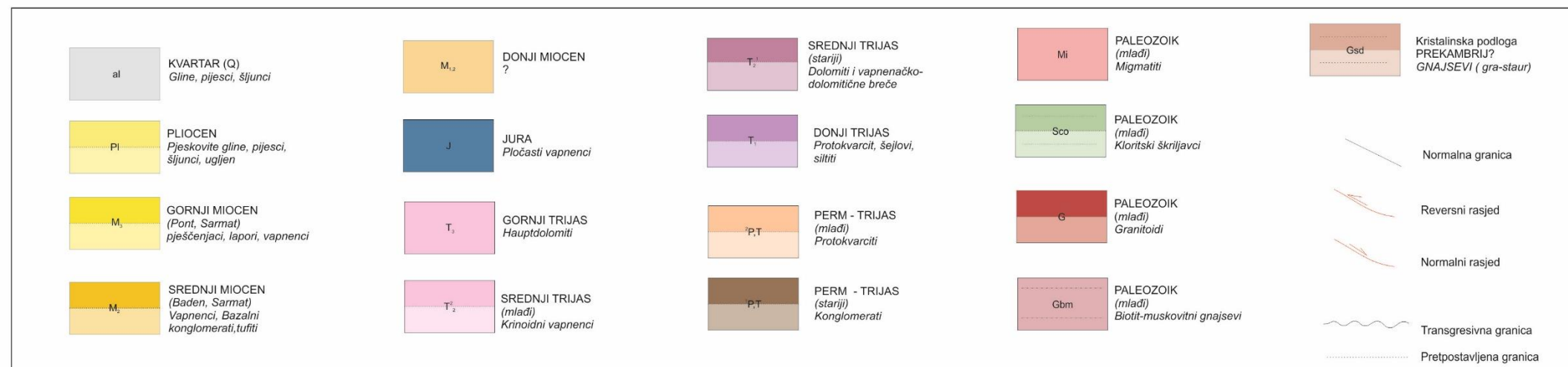
Slika 5.24 *Fault-bend fold* tip bora (Suppe, 1983), nastanak i transport (plava strelica) materijala ilustriran je na slikama od (a) do (e)

5.2.5. Geološki profil DA-5

Geološki profil DA-5 najsjeverniji je od 5 zadanih profila i pruža se po azimutu 133.5 stupnjeva. U odnosu na profil DA-4, udaljen je otprilike 5,5 km SI od njega. Veća mjesta koja obuhvaća profil su Radlovac na jugoistoku i Bastaji koji se nalaze u središnjem dijelu profila. Najveću nadmorsku visinu na profilu predstavlja Crni Vrh od 865 m. Rezultati konstruiranog profila prikazani su na Slici 5.25 Slika 5.25. se sastoji od dva profila, pri čemu profil A predstavlja kombinirani prikazi interpretiranog seizmičkog refleksijskog profila DA-3V-92 (na zapadnom dijelu) u području Lonjsko-ilovske zavale te konstruiranog geološkog profila koji je interpretiran pomoću OGK lista Daruvar (Jamičić, 1989) u istočnom dijelu. Geološki profil B predstavlja predloženu interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Na konstruiranom profilu (Slika 5.25 B) vidljivo je da u zapadnom dijelu profila prevladava Lonjsko – ilovska zavala koja je dominantno ispunjena neogenskim i kvartarnim naslagama. Idući od istoka prema zapadu, taložni prostor produbljuje tako da u zapadnom dijelu profila debljina neogensko-kvartarnih naslaga doseže debljine od 1-1,2 km. U izradi kompozitnog geološkog profila odabrani seizmički refleksijski profili nisu se paralelno zadanom profilu DA-5 pa su time strukturni odnosi na profilima korišteni s odgovarajućim korekcijama kuteva nagiba. Nadalje, duž navedenog profila, terenska istraživanja obuhvatila su dominantno središnje dijelove profila, koji su sačinjeni od granitoida. Sa strukturnog aspekta, strukture i rasjedi koje su interpretirane na prethodnim profilima su više-manje vidljive i na DA-5 profilu. Od važnijih rasjeda izdvaja se Voćinski rasjed reversnog karaktera (Slika 5.25) koji dovodi paleozojsku granitoidnu podlogu u tektonski kontakt s neogenskom ispunom Lonjsko-ilovske zavale. Zapadno od spomenutog rasjeda, u središnjem dijelu zavale (duž profila) uočavaju se dva normalna rasjeda (djelomično i strukturno reaktivirani i invertirani?) koji ograničavaju *horst- graben* strukturu. Voćinski (4) i Toplički (3) reversni rasjed predstavljaju ešalonirane rasjede koji reversno izdižu paleozojsku podlogu u odnosu na neposrednu podinu. Između dva navedena reversna rasjeda nalazi se i Crni Vrh-Gradine (3a) normalni rasjed koji se spaja s Topličkim rasjedom (3), a između njih nalazi se sinklinala Lisine u čijoj su jezgri miocenske i srednjetrijske naslage. Lokalno istočno od Topličkog reversnog rasjeda (3), sinklinala su zapunjene neogenskim naslagama, a krila im čine paleozojske naslage.



LEGENDA



Slika 5.25. Konstruirani strukturno – geološki profil DA-5 u području istraživanja. A. Profil predstavlja inicijalni kombinirani profil DA-5 koji se sastoji od interpretacije seizmičkog refleksijskog profila u području Lonjsko-Ilovske zavale (zapadni dio profila) te geološkog profila u istočnom djelu profila koji je konstruiran temeljem OGK karte lista Daruvar (Jamičić, 1989). B. Kompozitni, finalni geološki profil koji predstavlja interpretaciju geoloških odnosa na površini i u podzemlju na temelju svih raspoloživih geoloških i geofizičkih podataka koji smo prikupili kabinetskim i terenskim radom. Rasjedi: (4) Voćinski rasjed, (3a) Cmi Vrh-Gradine rasjed, (3) Toplički rasjed.

5.2.6. 3D STRUKTURNI MODEL ISTRAŽIVANOG PODRUČJA

Strukturni model izrađen je u programu *Petroleum Experts Move* (Slika 5.26) radi boljeg razumijevanja odnosa između litostratigrafskih jedinica i rasjeda na kojima jedinice isklinjavaju. *Move* je jedan od vodećih i glavnih programa za strukturno modeliranje s velikim spektrom alata za korištenje i iz toga razloga je prisutan u mnogim disciplinama. Primarno se upotrebljava u području strukturne geologije- izrada 2D i 3D strukturnih modela, pretežno u naftnoj geologiji, ali sve se više primjenjuje u geotehnici (geomehaničko modeliranje) te hidrogeologiji (model pukotinskih sustava, ponašanje zagađivala u vodonosniku) i seizmotektonici (žarišni mehanizmi, položaj rasjeda i paleonaprezanje, epicentri potresa).

Postupak modeliranja geološkog modela područja

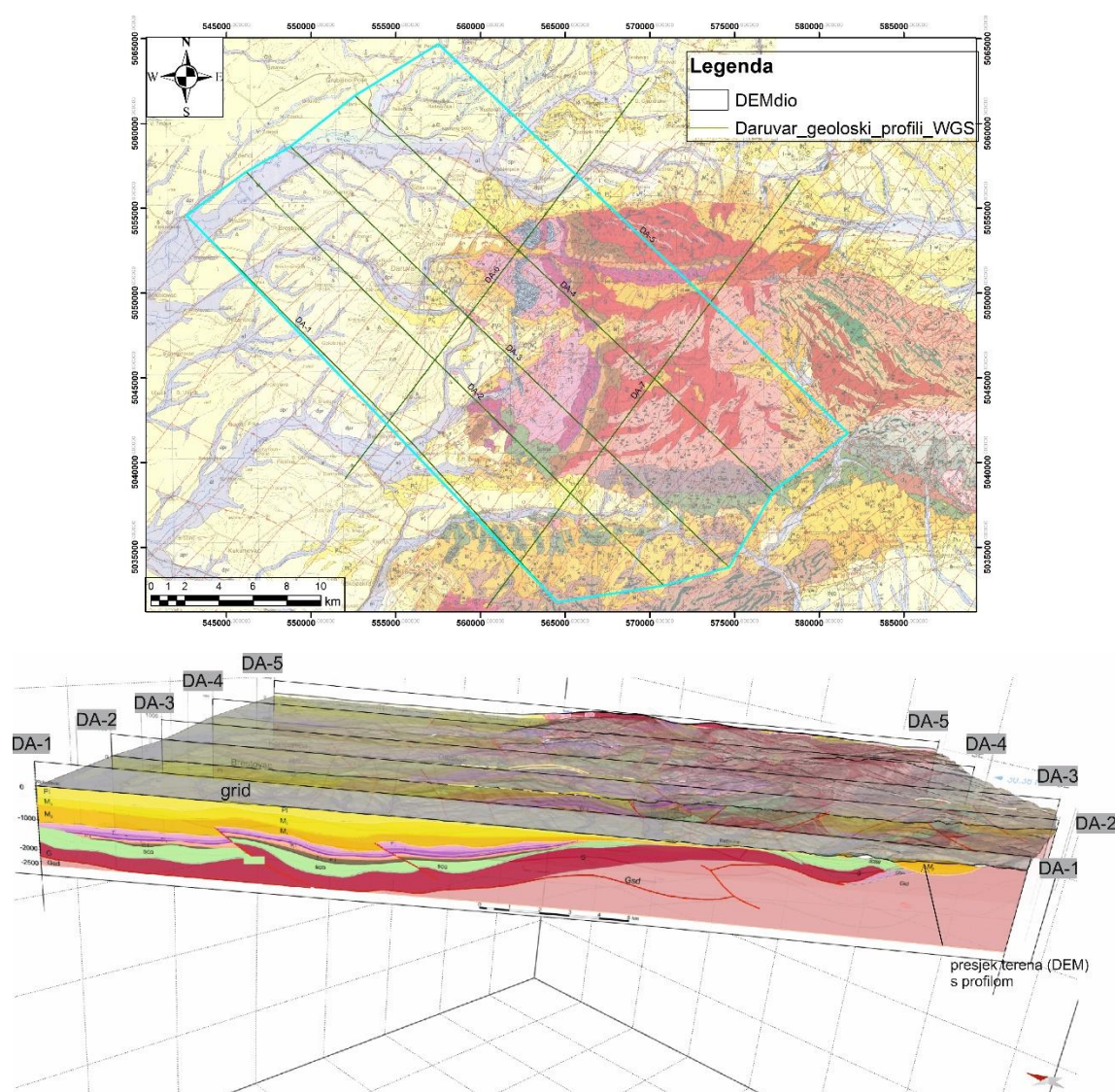
Izrada strukturnog modela započinje prostornom digitalizacijom trasa geoloških profila (DA-1 do DA-5) i georeferenciranjem primarne podloge OGK listova Daruvar i Virovitica u programu *ArcMap 10.8.* u HTRS96 koordinatnoj projekciji. Važno je da svi slojevi uvezeni u *ArcMap*-u moraju biti u istoj koordinatnoj projekciji inače profili i karta neće biti kompatibilni s digitalnim modelom visina (DEM). Osim geoloških profila i listova karti uvezen je i DEM (Digital elevation model). Geološki profili postavljeni su okomito na strukture, a tektonski odnosi između litostratigrafskih jedinica prikazani su u grafičkom programu *CorelDraw* na temelju tumača listova Daruvar i Virovitica.



Slika 5.26 Sučelje Petroleum Experts Move.

Ulazni podatci prikazani su u programu *Move* kao „horizontal“ i „vertical“ image. Pod „horizontal image“ razmatra se položaj karte podloge u prostoru i položaji trasa profila od DA-1 do DA-5 (Slika 5.27). Geološki profili, točnije, njihova interpretacija u *Corelu* uvezena je pod „vertical image“ (Slika 5.27). Geološkim profilima potrebno je postaviti

mjerilo odgovarajuće onom kao u *MOVE-u* i iz tog razloga potrebno je razvući ili skratiti profile po x i z osi da bi referentne ravnine profila iz *Corel-a* odgovarale referentnim ravninama u *MOVE-u*, npr. po nultoj vrijednosti (0 m.n.m.). Presjek profila s terenom, odnosno, DEM-om čini „grid“ u programu. Posljednja uvodna stavka nakon postavljanja profila i pronalaska presjeka s digitalnim modelom visina čine litostratigrafske jedinice. U narednom koraku načinjen je geološki stup za svaku litostratigrafsku jedinicu gdje je svakoj jedinici dodijeljena odgovarajuća boja, litologija, starost i debljina (Slika 5.28).



Slika 5.27 "Horizontal image" s prostornim prikazom podloge temeljene na OGK listova Daruvar i Orahovica preuzete iz *ArcMap-a* s povučanim trasama geoloških profila i preuzetim poligonom područja koji je podloga za 3D model na lijevoj slici. Donja slika ili "Vertical image" prikazuje prostorni i vertikalni položaj priloženih geoloških profila izrađenih ranije u *CorelDRAW-u*. Uz profile, navedena je legenda naslaga (litostratigrafskih jedinica).

Stratigraphy & Rock Properties [DARUVAR_17_5_2022]

File Edit Table

Stratigraphy Rock Properties Strat. Column Compaction Curves

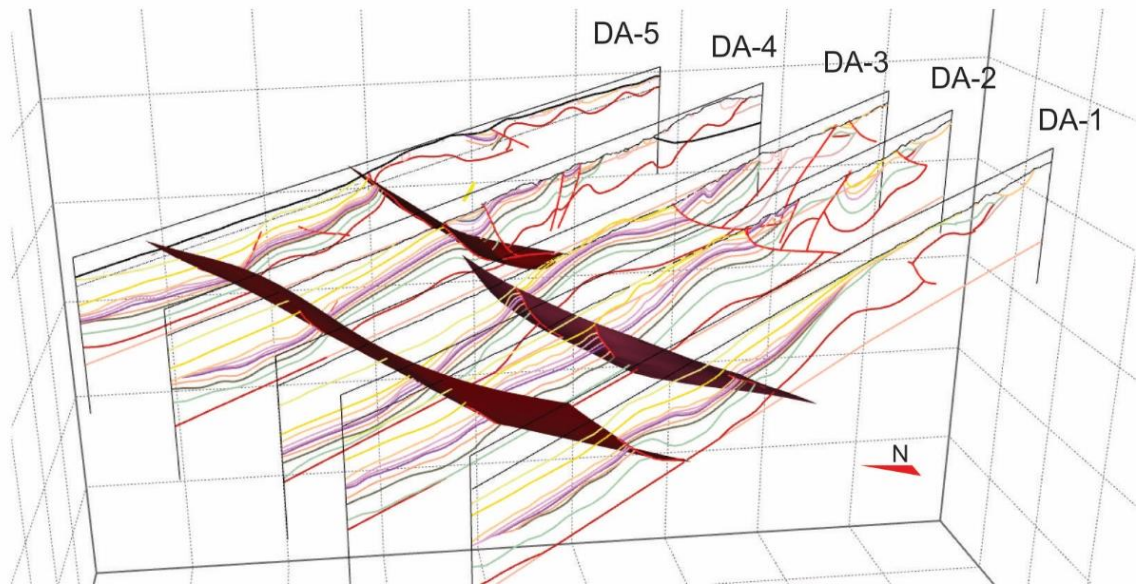
	Horizon	Colour	Rock Type	Age	Thickness	Active
1	Q kvartar		Default	0.13 Ma	20.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
2	Pl plio		Default	5.33 Ma	300.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
3	M3 pje,la,va		Default	11.63 Ma	600.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
4	M2 vap,tuf		Default	15.97 Ma	400.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
5	J vap		Default	201.3 Ma	100.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
6	T3		Default	237.0 Ma	100.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
7	T2,2 krin		Default	247.2 Ma	200.0 m	<input type="checkbox"/>
8	T2,1 breče		Default	251.9 Ma	100.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
9	T1		Default	251.9 Ma	80.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
10	2P,T		Default	260.0 Ma	180.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
11	1,PT		Default	298.8 Ma	180.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
12	MI		Default	310.0 Ma	100.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
13	Sco škri		Default	320.0 Ma	400.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
14	G		Default	325.0 Ma	500.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
15	Scose		Default	330.0 Ma	200.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
16	Gbm gna		Default	350.0 Ma	500.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>
17	Gsd krist		Default	370.0 Ma	1500.0 m	<input checked="" type="checkbox"/>

Slika 5.28 Geološki stup litostratigrafske jedinice u kojem su objedinjeni ime, starost, debljina naslaga i njihova boja kojom su prikazane u modelu.

Nastavno na ulazne podatke, potrebno je digitalizirati stratigrafske jedinice i rasjede u dvodimenzionalnom obliku u programu *Move* isto kao što je presjekom DEM-a i profila prikazana njihova presječna. Digitalizacija stratigrafskih jedinica provodi se alatom „horizon“ tako da se povlače linije u podini za svaku litostratigrafsku jedinicu. Litostratigrafske jedinice određene su i tablično prikazane ranije u „*Stratigraphic & Rock Properties*“ (Slika 5.28). Linije horizonata i rasjeda sadrže veliki broj točaka s minimalnim razmacima koje ih definiraju i zaobljuju, ali s naredbom „*resample*“, broj točaka i njihov razmak se umanjuje i lakše je za rukovanje u idućim koracima. Rasjedi se prikazuju alatom „*fault*“ i osim prostornog položaja, određuje se i ime rasjeda te pomak. Zadavanjem imena omogućeno je praćenje pružanja rajednih ploha istih rasjeda na različitim profilima.

Algoritam korišten u idućem koraku je *Linear i Spline Curves*. Prema određenim debljinama i starosti stratigrafskih jedinica u geološkom stupu, izmodelirane su površine stratigrafskih jedinica. Rasjedne plohe modelirane su istim algoritmom iz prethodno nacrtanih rasjeda alatom *Faults* (Slika 5.29). Stratigrafske jedinice isklinjavaju na površini rasjednih ploha, stoga je iste potrebno iskorrigirati.

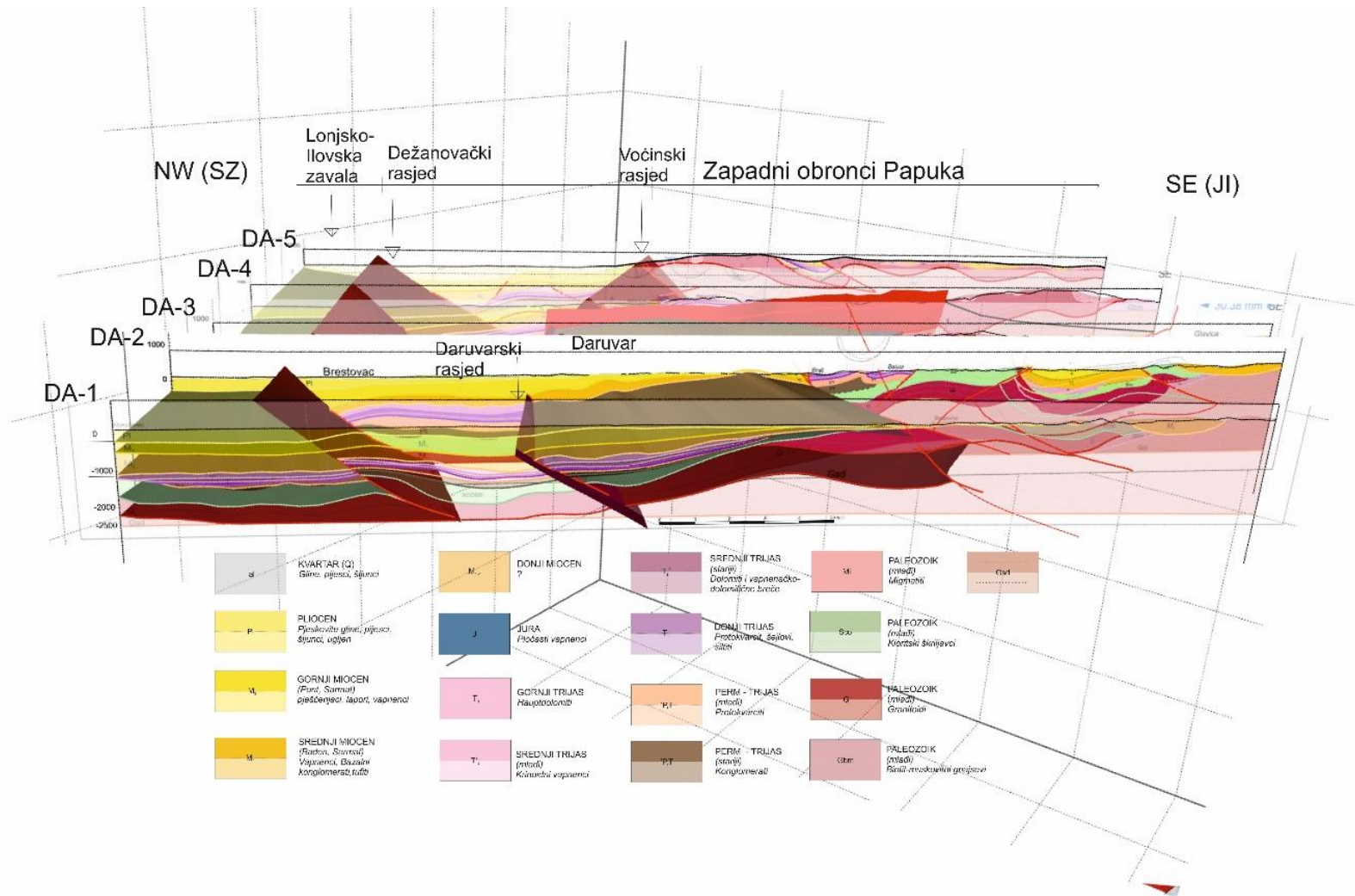
Izvedene rasjedne površine i površine stratigrafskih jedinica korigirane su alatom „split“ i ostalim iterativnim postupcima. Da bi model kompleksnog područja bio izvediv za izradu, nužno je dočrtati stratigrafske jedinice ili rasjede koje izostaju ili ih maknuti ako su dobivene plohe uglate, neravne i nemoguće ih je korigirati.



Slika 5.29 Linije horizonata stratigrafskih jedinica i rasjeda digitaliziranim pomoću alata "Horizon" i "Fault". Slika prikazuje površinu rasjeda izrađenu *Spline Curves* metodom.

5.1.9.2. Rezultat modeliranja strukturnog modela područja

Konstruirani strukturni model Daruvarskog područja ukazuje na depresiju Lonjsko-Ilovske zavale u zapadnom dijelu modela (Slika 5.30). Dokaz za to su najveće debljine neogenskih naslaga (sinriftni sedimenti) uzrokovanih ekstenzijskim režimom tijekom neogena. Neogenske naslage ispresijecane su Dežanovačkim reversnim rasjednom koji je strukturno reaktiviran u reversni rasjed tijekom pliocena i kvartara kada je dominantan kompresijski režim i nizom ostalih reversnih rasjeda prema istoku (Slika 5.30). Posljedica reversnog rasjedanja je i geneza asimetričnih kogenetskih boranih struktura, odnosno *fault propagation fold* i *fault bend fold* tipova struktura koje su vidjive na izdancima i u podzemlju istraživanog područja.



Slika 5.30 3D Strukturno-geološki model Daruvarskog područja. Vidljiva je Lonjsko- Ilovska zavlada na zapadnoj strani modela koja idući prema SI prelazi u zapadne obronke Papuka. Zavlada je ispresijecana reversnim rasjednima počevši s Dežanovačkim koji su zaslužni za formiranje Fault-propagation fold tip struktura.

6. RASPRAVA

Na temelju dosadašnjih istraživanja, konstruiranim geološkim profilima, strukturnom modelu i terenskim istraživanjima na području zapadnih obronaka Papuka potvrđena je izuzetno kompleksna građa istraživanog područja s polifaznim tektonskim razvojem. Terenskim mjerenjima i strukturnom analizom prikupljenih podataka, odnosno izrađenim profilima potvrđene su barem 3 tektonske faze koje su utjecale na izdizanje Papuka.

Geološki profili ukazuju na Lonjsko-ilovsku zavalu u zapadnom dijelu u kojoj debljina neogenskih naslaga na zapadnom dijelu je debljine do 1000-1200 m. Zavala je reducirana od zapadnih obronaka Papuka reversnim rasjedima počevši s najzapadnije položenim **Dežanovačkim** „*blind*“ rasjedom. „*Blind*“ rasjedi zaslužni su za stvaranje sustava asimetričnih antiklinala i sinklinala tvoreći *fault-propagation-fold* te djelomično *fault-bend-fold* struktura koje ukazuju na tektonski transport naslaga prema S-SZ. **Dežanovački rasjed** polifazni je rasjed koji je tijekom neogena imao normalan pomak i uzrokovao taloženje kogenetskih neogenskih naslaga. Za vrijeme pliocena započinje zadnja kompresijska/transpresijska tektonska faza koja traje i danas, a u toj fazi izražen je kompresijski režim koji je strukturno reaktivirao normalne u vidu reversnih rasjeda te postojeće reversne rasjede. Lokalno su normalni rasjedi reaktivirani čak i u *strike-slip* rasjede. Istočnije od **Dežanovačkog**, uočava se još nekoliko reversnih rasjeda: **Daruvarski**, **Pakrački** te **Voćinski**, a koji su približnog pružanja SSI-JJZ. **Voćinski** rasjed sjeveroistočno od profila DA-5 mijenja pružanje iz SSI-JJZ u JI-SZ. Osim reversnih rasjeda pružanja S-J postoji nekoliko većih rasjeda s I-Z pružanjem, a to su idući od profila DA-1 do DA-5: **Podvrško-Velika**, **Toplički rasjed** i **Crni-Vrh-Gradine**.

Strukturna mjerenja na terenu ukazuju na kompresijsku fazu u kojoj su nastali reversni rasjedi (npr. **Voćinski rasjed**) i bore čije su osi pružanja generalno I-Z i duž kojih je ostvaren tektonski transport prema sjeveru, odnosno lokalno SI ili SZ s orijentacijom najveće osi naprezanja S-J. Druga faza koja se može uočiti su svakako sustavi bora čije su osi orijentirane generalno S-J. To podrazumijeva da je postojala tektonska faza u kojoj je prevladavala kompresija s orijentacijom najveće osi naprezanja I-Z, koja je uvjetovala njihov nastanak, vjerojatno tijekom neogena. Zadnja, vjerojatno najmlađa odnosno pliokvartarna, je faza kada imamo strukturnu reaktivaciju reversnih rasjeda pružanja SI-JZ naslijeđenih iz

prethodne faze u vidu *strike slip* rasjeda kada je došlo do lijevih i/ili desnih pomaka, a koji su vidljivi i na terenu (DA-2).

Usred kompleksnih tektonskih pokreta tijekom posljednji 60-ak milijuna godina stijene su izuzetno tektonizirane i ispucane pa je time cirkulacija fluida pospješena. Jugoistočno od Sirača u srednjotrijaskim stijenama može se čuti žuborenje vode kroz pukotinske sustave. Iz tog razloga raspucanost i tektoniziranost stijena i ostali sustavi diskontinuiteta imaju važnu ulogu u odredbi hidrotermalnog potencijala karbonatnih vodonosnika. Identificirani reversni rasjedi od značajne su važnosti kao glavni putevi migracije i zagrijavanja vode. Mlađe permske te starije trijaske naslage ovdje sačinjene od protokvarcita, pješčenjaka i stijenskih valutica predstavljaju glavnu hidrogeološku barijeru u području istraživanja. Kao posljedica navedenog voda migrira preferencijalnim putevima kroz pukotinske sustave paralelne osima bora koje su ili I-Z ili S-J i preko rasjednih ploha koji su strukturno niže položeni u odnosu na trijaske stijene, a ujedno čine polupropusnu barijeru fluidima, omogućavajući daljnju njihovu cirkulaciju prema dubljim dijelovima podzemlja.

7. ZAKLJUČAK

Glavni cilj ovog rada bio je izrada strukturno – geoloških profila u 2D prikazu kao podloga 3D konceptualnom modelu istraživanog područja. U svrhu preciznije izrade profila, provedena su strukturno – geološka istraživanja u sklopu aktivnosti 3A.1 HRZZ projekta *HyTheC* pri čemu su rezultati prikazani u obliku stereograma te strukturno - geološkim profilima (Slika 5.18; 5.19; 5.20; 5.24; 5.25). Područje Papuka, odnosno *Slavonskih planina* dio je nekadašnjeg jugozapadnog dijela Tisza mega bloka. *Slavonske planine* prema Jamičić i dr. (1995) bile su razdijeljene s nekoliko *strike-slip* rasjeda između dva glavna *strike-slip* rasjeda u području Savske i Dravske depresije. Kontinuirana konvergencija te nakupljanje kompresijskog i transpresijskog naprezanja u području istraživanja dolazi do strukturne reaktivacije i tektonske inverzije naslijeđenih struktura Savskog i Dravskog rasjeda uzrokujući pritom rotacije i boranja blokova unutar *strike – slip* zona koje su generalno pružanja SI-JZ. Na temelju izmjerenih strukturnih elemenata potvrđuju se stratigrafski i strukturni odnosi između stijena u podzemlju, ali istih i na površini terena te polifazni tektonski događaji.

Izdvajaju se tri identificirane tektonske faze na temelju strukturne analize provedenih terenskih istraživanja i nacrtanih geoloških profila. Prvu fazu opisuje kompresijski režim s glavnom osi naprezanja pružanja S-J, a na terenu je karakterizirana osima bora i rasjednih ploha s pružanjem I-Z i transportom naslaga prežito prema S. Drugu fazu opisuje glavna os naprezanja pružanja I-Z tijekom neogena i vidljivi sustavi bora i rasjedne plohe pružanja S-J na terenu. Zadnja i najmlađa faza započela je tijekom pliokvartara i proizašla je iz prošle tektonske faza kada je došlo do reaktivacije reversnih rasjeda pružanja SI-JZ te lijevih i desnih pomaka.

Glavne vodonosne stijene termalnih voda su trijaski dolomiti u čijoj su podlozi permotrijaski pješčenjaci, paleozojske stijene i kristalinska podloga. U kontaktnoj zoni Lonjsko-Ilovske zavale te zapadnih obronaka Papuka trijaski dolomiti i podloga su izuzetno tektonizirani te su rasjedima dovedeni u reversni kontakt s neogenskim stijenama. Permski pješčenjaci sa svojom litologijom u kojoj prednjače protokvarciti, arkoze i ostatci granitoidnih stijena čine “nepropusnu podlogu” termalnoj vodi koja cirkulira kroz sustave pukotina u trijaskim dolomitima. Višestruki rasjedi unutar trijaskih dolomita koji izlaze na površinu predstavljaju ujedno i izvore termalnih voda, kao npr. u samom gradu Daruvaru (Daruvarske toplice). Veći rasjedi u dubini (**Toplički, Voćinski, Pakrački**) i kompresijska tektonika koja djeluje i danas, produbljuje i translatera naslage prema zapadu-sjeverozapadu.

8. LITERATURA:

- Balen D., Schneider P., Petrinc Z., Massone H.J., Opitz J., Luptakova J., Putiš M. (2020): The Late Cretaceous A-type alkali-feldspar granite from Mt. Požeška Gora (N Croatia): Potential marker of fast magma ascent in the Europe–Adria suture zone. *Geologica Carpathica*, 71, 4, 361–381.
- Balen D., Horvath P., Tomljenović B., Finger F., Humer B., Pamić J., Arkai P. (2006): A record of pre-Variscan Barrovian regional metamorphism in the eastern part of the Slavonian Mountains (NE Croatia). *Mineralogy and Petrology*, 87, 143–162.
- Casale. B. (2012): Core complex exhumation in peri-Adriatic extension, and kinematics of Neogene slip along the Saddle Mountains thrust, Doctoral dissertation, xxx p.
- Haas J. & Pero S. (2004): Mesozoic evolution of the Tisza Mega-unit. *International Journal of Earth Sciences* 93, 297 – 313.
- Herak, D., Herak, M. & Tomljenović, B. (2009): Seismicity and earthquake focal mechanisms in north-western Croatia, *Tectonophysics*, 465, 212 – 220.
- Horvat, M., Klötzli, U., Jamičić, D., Budag., Klötzli, E. & Hauzenberger, C. (2018): Geochronology of granitoids from Psunj and Papuk Mts., Croatia. *Geochronometria* 45 (2018): 198 – 210.
- Jamičić, D. (1980): Dvostruko boranje u jednom dijelu metamorfnih stijena Papuka i Krndije. *Geološki vjesnik* 31, 355 – 358, Zagreb.
- Jamičić, D. (1983a): Strukturni sklop metamorfnih stijena Krndije i južnih padina Papuka. *Geološki vjesnik*, 36, 51 – 72, Zagreb.
- Jamičić, D. (1983b): O tangencijalnim kretanjima u području Slavonskih planina. *Nafta* 34, str. 685 – 691, Zagreb.
- Jamičić, D. (1989): Osnovna geološka karta SFRJ 1:100 000, list Daruvar, L33–95, Geološki zavod Zagreb, Savezni geološki zavod Beograd.
- Jamičić, D., Vragović, M. & Matočec, D. (1989): Osnovna geološka karta SFRJ M 1: 100 000. Tumač za list Daruvar L 33-95. Geološki zavod Zagreb (1988), Savezni geološki zavod Beograd.
- Jamičić, D. (1995): The role of the sinistral strike-slip faults in the formation of the structural fabric of the Slavonian Mts. (eastern Croatia). *Geologia Croatica* 48, 155 – 160.
- Jamičić, D. & Brkić, M. (1987): Osnovna geološka karta SFRJ 1:100 000, list Orahovica, L33–96, Geološki zavod Zagreb, Savezni geološki zavod Beograd.

- Jamičić, D., Brkić, M., Crnko, J. & Vragović, M. (1987): Osnovna geološka karta SFRJ 1:100 000. Tumač za list Orahovica, L33–96, Geološki zavod Zagreb, Savezni geološki zavod Beograd, 72pp.
- Manjarić, M. (2011): Litostratigrafski odnosi u izvorišnom dijelu rijeke Toplice na zapadnom Papuku. Neobjavljeni Diplomski rad, Sveučilište u Zagrebu, 120 p., Zagreb.
- Pamić J., Alpinski Granitoidi, Migmatiti i Metamorfiti Moslavačke gore i Okolne Podloge Panonskog bazena (Sjeverna Hrvatska, Jugoslavija). POSEBNA IZDANJA Razreda za prirodne znanosti Knj. 10 7-121, Zagreb 1990.
- Pamić, J. & Lanphere, M. (1991): Hercinske granitne i metamorfne stijene Papuka, Psunja, Krndije i okolne podloge Panonskog bazena u Slavoniji (sjeverna Hrvatska, Jugoslavija). *Geologija* 34, 81 – 224.
- Pamić, J. (2002): The Sava-Vardar Zone of the Dinarides and Hellenides versus the Vardar Ocean. *Eclogae geologicae Helvetiae* 95, 99 – 113.
- Pavelić, D. & Kovačić, M. (2018): Sedimentology and stratigraphy of the Neogene rift-type North Croatian Basin (Pannonian Basin System, Croatia): A review". *Marine and Petroleum Geology*, 91, 455 – 469. Rögl, F. (1996): Stratigraphic correlation of the Paratethys Oligocene and Miocene. *Mitt. Ges. Bergbaustud. Österr.*, 41, 65 – 73.
- Raffaelli, p. (1965): metamofizam paleozojskih pelitskih škriljavaca u području ravne gore (papučko gorje, slavonija). *Geološki vjesnik* 18, 61 – 118.
- Rukavina, D. (2015): Strukturna analiza i interpretacija tektonske evolucije istočnog dijela Savske depresije. Diplomski rad, Sveučilište u Zagrebu, 61p., Zagreb
- Saftić, B., Velić, J., (2003) Tertiary Subsurface Facies, Source Rocks and Hydrocarbon Reservoirs in the SW Part of the Pannonian Basin (Northern Croatia and South-Western Hungary). *Geologia Croatica* · January 2010.
- Schmid, S. M., Bernoulli, D., Fügenschuh, B., Matenco, L., Schuster, R., Schefer, S., Tischler, M. & Ustaszewski, K. (2008): The Alpine-Carpathian- Dinaridic orogenic system: Correlation and evolution of tectonic units, *Swiss J. Geosci.*, 101, 139 – 183.
- Schmid, S., Fügenschuh, B., Kounov, A., Matenco, L., Peter Nievergelt, Roland Oberhänsli, Jan Pleuger, Senecio Schefer, Ralf Schuster, Bruno Tomljenovic, Kamil Ustaszewski, Douwe J.J. van Hinsbergen. (2020): Tectonic units of the Alpine collision zone between Eastern Alps and western Turkey. *Gondwana Research* 78 (2020).
- Šikić, K. (1981): Facijesi mezozoika Papuckog gorja. Magistarski rad. Sveucilište u Zagrebu, Postdiplomski studij prirodnih znanosti, Zagreb, 81 str.

Šikić, K. & Brkić, M. (1975): Donji trijas u Papuku i Krndiji. Geol. vjesnik, 28, 133 – 141, Zagreb.

Šikić, K., Brkić, M., Šimunić, A, Grimani, M. (1975): Mezozojske naslage Papuckog gorja. – Radovi Znan. savj. za naftu JAZU, Sekc. Geol. Geof. Geokem., 5, str. 87 – 96, Zagreb.

Šolaja, D. (2010): Strukturna analiza recentne i neotektonske aktivnosti na području Lonjsko – Ilovske zavale između Daruvara i Kutine. Diplomski rad, Sveučilište u Zagrebu, 72 str., Zagreb.

Ustaszewski, K., Schmid, S.M., Fügenschuh, B., Tischler, M., Kissling, E., Spak-man, W. (2008): A map-view restoration of the Alpine-Carpathian-Dinaridicsystem for the Early Miocene. Swiss J. Geosci. 101 (Suppl.), 273 – 294.

Ustaszewski, K., Schmid, S.M., Lugović, B., Schuster, R., Schaltegger, U., D. Bernoulli, D., Hottinger, L., Kounov, A., Fügenschuh, B., Schefer, S. (2009): Late Cretaceous intra-oceanic magmatism in the internal Dinarides (northern Bosnia and Herzegovina): Implications for the collision of the Adriatic and European plates, Lithos, 108, 106 – 125.

Ustaszewski, K., Kounov, A., Schmid, S.M., Schaltegger, U., Krenn, E., Frank, W., Fügenschuh, B. (2010): Evolution of the Adria–Europe plate boundary in the northern Dinarides: from continent–continent collision to back-arc extension. Tectonics 29, TC6017.

Ustaszewski, K., Herak, M., Tomljenović, B., Herak, D., Matej, S., (2014): Neotectonics of the Dinarides - Pannonian Basin transition and possible earthquake sources in the Banja Luka epicentral area. J. Geodyn. 82, 52 – 68.

Vukovski M. (2019): Strukturna analiza mezozojskih i kenozojskih deformacijskih struktura na području zapadnog Papuka, Diplomski rad Sveučilište u Zagrebu, 69 str., Zagreb.

Web adresa:

DRŽAVNA GEODETSKA UPRAVA. 2015. URL: <https://geoportal.dgu.hr> (23. 5. 2022.)

Prilog 1: Tablica s terenskim točkama opažanja prikupljenih u okviru terenskih istraživanja tijekom 2020. i 2021. godine. Tablica uljučuje naziv točke i koordinate točaka u WGS1984 koordinatnom sustavu.

Red. broj	Točka opažanja	Geografska širina - ϕ	Geografska dužina - λ
1	Hy-21-1D	45,605	17,393
2	Hy-21-2D	45,602	17,415
3	Hy-21-3D	45,602	17,423
4	Hy-21-4D	45,605	17,401
5	Hy-21-5D	45,615	17,396
6	Hy-21-6D	45,620	17,400
7	Hy-21-7D	45,627	17,397
8	Hy-21-8D	45,529	17,275
9	Hy-21-9D	45,529	17,275
10	Hy-21-10D	45,529	17,275
11	Hy-21-11D	45,554	17,372
12	Hy-21-12D	45,552	17,362
13	Hy-21-13D	45,554	17,361
14	Hy-21-14D	45,553	17,360
15	Hy-21-15D	45,550	17,357
16	Hy-21-16D	45,551	17,345
17	Hy-21-17D	45,552	17,342
18	Hy-21-18D	45,550	17,339
19	Hy-21-19D	45,552	17,338
20	Hy-21-20D	45,551	17,338
21	Hy-21-01	45,620	17,317
22	Hy-21-02	45,621	17,312
23	Hy-21-03	45,604	17,292
24	Hy-21-04	45,604	17,291
25	Hy-21-05	45,604	17,291
26	Hy-21-06	45,604	17,291
27	Hy-21-07	45,604	17,291
28	Hy-21-08	45,604	17,290
29	Hy-21-09	45,603	17,293
30	Hy-21-10	45,604	17,292
31	Hy-21-11	45,604	17,291
32	Hy-21-12	45,604	17,291
33	Hy-21-12	45,607	17,272
34	Hy-21-13	45,607	17,272
35	Hy-21-14	45,606	17,272
36	Hy-21-15	45,605	17,271
37	Hy-21-16	45,605	17,270
38	Hy-21-17	45,605	17,270

39	Hy-21-18	45,598	17,234
40	Hy-21-19	45,594	17,228
41	Hy-21-21	45,604	17,271
42	Hy-21-22	45,604	17,271
43	Hy-21-23	45,603	17,272
44	Hy-21-100	45,589	17,349
45	Hy-21-101	45,588	17,347
46	Hy-21-102	45,589	17,346
47	Hy-21-103	45,589	17,346
48	Hy-21-104	45,588	17,344
49	Hy-21-105	45,588	17,342
50	Hy-21-106	45,588	17,342
51	Hy-21-107	45,588	17,342
52	Hy-21-108	45,588	17,341
53	Hy-21-109	45,588	17,340
54	Hy-21-110	45,588	17,340
55	Hy-21-111	45,588	17,339
56	Hy-21-112	45,588	17,339
57	Hy-21-113	45,588	17,339
58	Hy-21-114	45,588	17,338
59	Hy-21-115	45,588	17,338
60	Hy-21-116	45,589	17,338
61	Hy-21-118	45,592	17,300
62	Hy-21-200	45,616	17,337
63	Hy-21-201	45,615	17,335
64	Hy-21-202	45,615	17,333
65	Hy-21-203	45,615	17,331
66	Hy-21-204	45,618	17,330
67	Hy-21-205	45,616	17,326
68	Hy-21-206	45,615	17,325
69	Hy-21-207	45,615	17,325
70	Hy-21-208	45,615	17,324
71	Hy-21-209	45,618	17,320
72	Hy-21-210	45,618	17,319
73	Hy-21-211	45,617	17,319
74	Hy-21-212	45,615	17,311
75	Hy-21-213	45,615	17,310
76	Hy-21-214	45,614	17,309
77	Hy-21-215	45,615	17,308
78	Hy-21-216	45,616	17,307
79	Hy-21-217	45,616	17,302
80	Hy-119	45,590	17,310
81	Hy-120	45,592	17,305
82	Hy-121	45,592	17,301

83	Hy-122	45,592	17,300
84	Hy-123	45,593	17,299
85	Hy-124	45,592	17,300
86	Hy-125	45,592	17,300
87	Hy-126	45,593	17,299
88	Hy-127	45,594	17,295
89	Hy-128	45,574	17,337
90	Hy-129	45,581	17,337
91	Hy-130	45,582	17,342
92	Hy-131	45,581	17,346
93	Hy-132	45,582	17,344
94	Hy-133	45,585	17,337
95	Hy-134	45,585	17,334
96	Hy-135	45,586	17,329
97	Hy-136	45,586	17,328
98	Hy-136	45,584	17,328
99	Hy-137	45,582	17,326
100	Hy-138	45,582	17,327
101	Hy-139	45,593	17,299
102	Hy-140	45,593	17,299
103	Hy-141	45,593	17,298
104	Hy-142	45,594	17,297
105	Hy-143	45,594	17,297
106	Hy-144	45,592	17,294
107	Hy-145	45,592	17,293
108	Hy-146	45,587	17,292
109	Hy-147	45,587	17,292
110	Hy-148	45,588	17,291
111	Hy-149	45,587	17,293
112	Hy-150	45,587	17,296
113	Hy-151	45,587	17,298
114	Hy-152	45,587	17,299
115	Hy-153	45,586	17,300
116	Hy-154	45,582	17,301
117	Hy-155	45,582	17,300
118	Hy-156	45,580	17,302
119	Place-36	45,645	17,465
120	Place-62	45,590	17,310
121	WP 43	45,574	17,293
122	WP 44	45,576	17,293
123	WP 45	45,577	17,292
124	WP 46	45,577	17,295
125	WP 47	45,578	17,295
126	WP 48	45,578	17,296

127	WP 49	45,579	17,297
128	WP 50	45,580	17,298
129	WP 51	45,579	17,299
130	WP 52	45,577	17,293
131	WP 15	45,604	17,293
132	WP 16	45,604	17,292
133	WP 17	45,604	17,291
134	WP 18	45,604	17,292
135	WP 19	45,604	17,292
136	Cesta - jurski v.	n/a	n/a
137	WP 20	45,616	17,301
138	WP 21	45,616	17,300
139	WP 22	45,623	17,341
140	WP 23	45,621	17,337
141	WP 24	44,620	12,699
142	WP 25	45,623	17,324
143	WP 26	45,623	17,323
144	WP 27	45,623	17,317
145	Cesta-Petrov vrh	n/a	n/a
146	WP 28	45,596	17,292
147	WP 29	45,595	17,290
148	WP 30	45,599	17,278
149	WP 31	45,600	17,271
150	WP 32	45,600	17,269
151	WP 33	45,600	17,267
152	WP 34	45,610	17,247
153	WP 35	45,620	17,317
154	WP 36	45,618	17,315
155	WP 37	45,620	17,313
156	WP 38	45,621	17,313
157	WP 39	45,621	17,312
158	WP 40	45,620	17,310
159	WP 41	45,619	17,310
160	WP 42	45,619	17,311
161	631	45,590	17,318
162	632	45,590	17,317
163	633	45,590	17,321
164	634	45,594	17,330
165	635	45,592	17,338
166	636	45,589	17,346
167	768	45,603	17,325
168	769	45,524	17,297
169	770	45,571	17,312

170	D-1	45,605	17,394
171	D-2	45,602	17,415
172	D-3	45,602	17,423
173	D-4	45,663	17,435
174	D-5	45,848	17,371
175	D-6	45,627	17,397
176	D-7	45,572	17,269
177	D-8	45,571	17,269
178	D-9	45,572	17,268
179	D-10	45,572	17,273
180	D-11	45,577	17,280
181	D-12	45,578	17,283
182	D-13	45,585	17,283
183	D-14	45,604	17,268
184	D-15	45,603	17,266
185	D-16	45,593	17,299
186	D-17	45,523	17,269
187	1	45,604	17,268
188	2	45,603	17,266
189	3	45,605	17,264
190	4	45,604	17,265
191	5	45,604	17,265
192	Hy-22-1	45,613	17,302
193	Hy-22-2	45,611	17,312
194	Hy-22-3	45,611	17,320
195	Hy-22-4	45,609	17,321
196	Hy-22-5	45,608	17,326
197	Hy-22-6	45,610	17,334
198	Hy-22-7	45,608	17,328
199	Hy-22-8	45,512	17,261
200	Hy-22-9	45,507	17,295
201	Hy-22-10	45,509	17,297
202	Hy-22-11	45,507	17,323
203	Hy-22-12	45,507	17,320
204	Hy-22-13	45,507	17,320
205	Hy-22-14	45,491	17,279
206	Hy-22-15	45,505	17,327
207	Hy-22-16	45,505	17,327
208	Hy-22-17	45,506	17,327
209	Hy-22-18	45,508	17,339
210	Hy-22-19	45,510	17,338
211	Hy-22-20	45,508	17,327
212	Hy-22-21	45,508	17,327
213	Hy-22-22	45,508	17,325

214	Hy-22-23	45,508	17,326
215	Hy-22-24	45,510	17,327
216	Hy-22-25	45,513	17,327
217	Hy-22-25	45,516	17,323
218	Hy-22-26	45,518	17,310
219	Hy-22-27	45,520	17,307
220	Hy-22-28	45,521	17,303
221	Hy-22-29	45,523	17,296
222	Hy-22-30	45,525	17,296
223	Hy-22-31	45,528	17,290