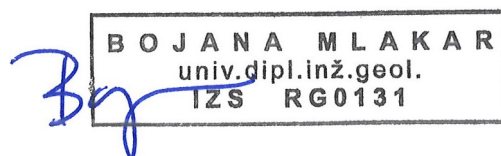


Investitor	DRSI, Hajdrihova ul. 2a, 1000 Ljubljana
Naziv	Izvedbeni načrt za zaščito ceste pred padajočim kamenjem na R2-424/1166 Boštanj - Planina v km 14,300
Vrsta dokumentacije	IZN- IZVEDBENI NAČRT
PODATKI O NAČRTU IN IZDELOVALCU ELABORATA	
Elaborat	INŽENIRSKO GEOLOŠKI ELABORAT
Št. poročila	0879-199/2025
Datum izdelave	Ledine, november 2025
Projektantsko podjetje	Geološko projektiranje d.o.o. Ledine 17, 5281 Spodnja Idrija
Direktorica	Aleksandra Jereb Žig in podpis
Pooblaščen inženirka	Bojana Mlakar, univ. dipl. inž. geol. Osebni žig in podpis
Izvod	/2



2. VSEBINA ELABORATA 0879-199/2025

- 1 Naslovna stran
- 2 Kazalo vsebine elaborata
- 3 Tehnično poročilo
- 4 Priloge

3. TEHNIČNO POROČILO

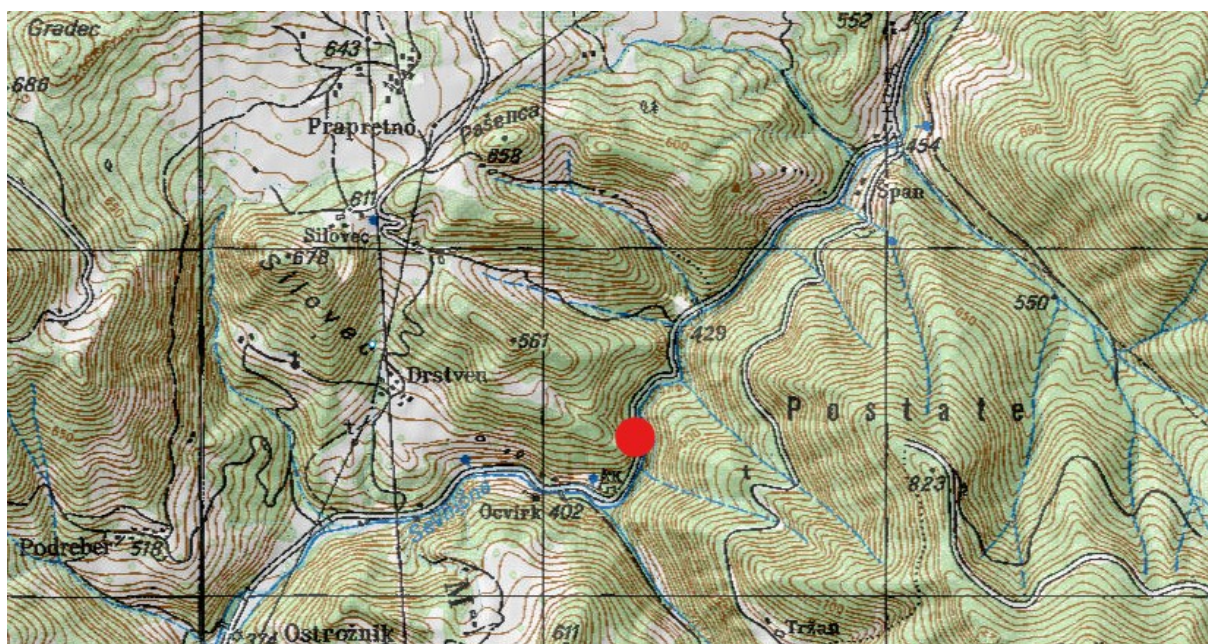
VSEBINA

1.	UVOD	4
2.	PROSTORSKI PODATKI	6
2.1	Plazljiva območja	6
2.2	Erozijska območja	6
2.3	Vodovarstvena območja.....	6
2.4	Seizmika	6
3.	GEOLOŠKE RAZMERE OBMOČJA	7
3.1	GEOLOŠKA UMESTITEV OBMOČJA.....	7
3.2	GEOLOŠKO KARTIRANJE OBMOČJA.....	8
3.3	TERENSKÉ PREISKAVE	9
4.	HIDROGEOLOŠKE RAZMERE OBMOČJA	10
5.	INŽENIRSKO GEOLOŠKE RAZMERE	10
6.	PREDLOG SANACIJE.....	11

1. UVOD

Inženirsko geološko poročilo obravnava območje plazu nad cesto R2-424/1166 Boštanj- Planina v km 14,300. Plaz oz. podor se je sprožil v juniju 2025. Na istem mestu se je podor zgodil že v letu 2022, kjer je večji blok razprl visečo heksagonalno mrežo in padel na vozišče. Za zavarovanje so bile postavljenečasne palisade, ki se počasi polnijo s sproženim materialom.

Vkopna brežina je na obravnavanem območju obzidana s kamnito zložbo, za katero so na vrhu vgrajene betonske koritnice, ki pa so zapolnjene s pobočnim gruščem. Kamnito betonska zložba se v smeri naraščajoče stacionaže nadaljuje v sidrane AB slope, ki so obzidani s kamnom v betonu. Nekatere sidrne kape so poškodovane. Nasipno stran obravnavnega odseka, proti potoku Sevnica, podpirajo zidovi. Širina vozišča znaša cca 7,0 m.

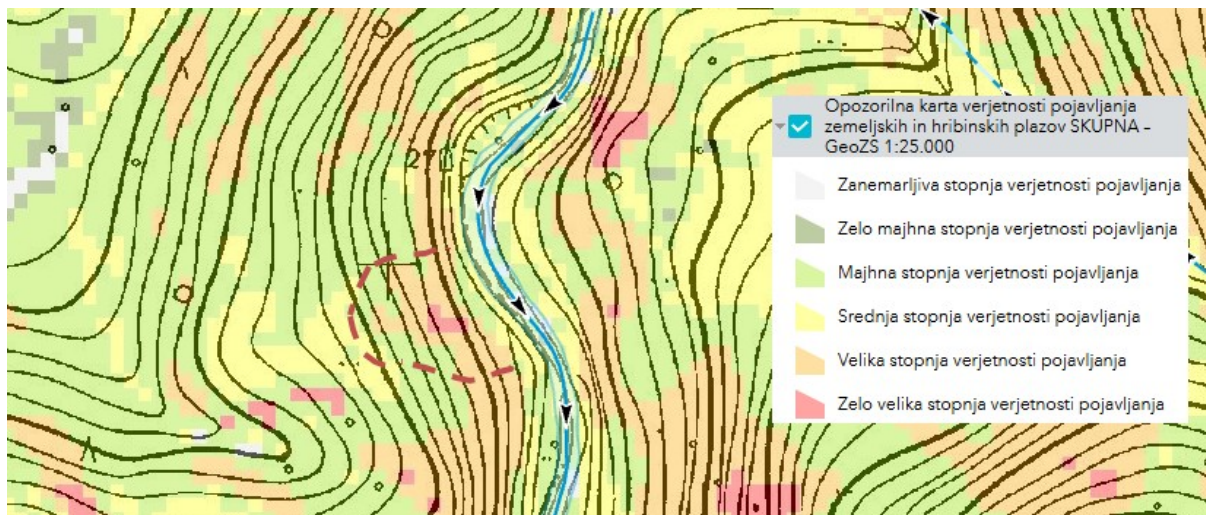


Slika 1: Lokacija plazu (Atlas voda, december 2025)

2. PROSTORSKI PODATKI

2.1 Plazljiva območja

Na opozorilni karti verjetnosti pojavljanja zemeljskih in hribinskih plazov (GeoZS, skupna karta, merilo 1:25.000; vir: Atlas voda) je obravnavano območje znotraj plazljivega območja, kjer veljajo majhna, velika in zelo velika stopnja verjetnosti pojavljanja plazov.



Slika 4: Letalski posnetek, predvidene lokacije posegov in opozorilna karta verjetnosti pojavljanja plazov – SKUPNA, merilo 1:25.000 (Atlas voda, december 2025)

2.2 Erozijska območja

Po podatkih Atlasa voda (december 2025) se obravnavana lokacija nahaja na erozijsko območju z običajnimi zaščitnimi ukrepi.

2.3 Vodovarstvena območja

Po podatkih Atlasa voda (december 2025) se obravnavana lokacija ne nahaja na vodovarstvenem območju.

2.4 Seizmika

Območje spada po Karti potresne nevarnosti v Sloveniji (MOP, 2021) s povratno dobo 475 let v območje, kjer se upošteva projektni vršni pospešek tal 0,225 g.

Po preglednici 3.1 SIST EN 1998-1:2006 temeljna tla po svoji sestavi ustrezajo tipu tal A. Za tla tipa A je značilno, da tla predstavlja skala ali druga skali podobna geološka formacija, na kateri je največ 5 m slabšega površinskega materiala.

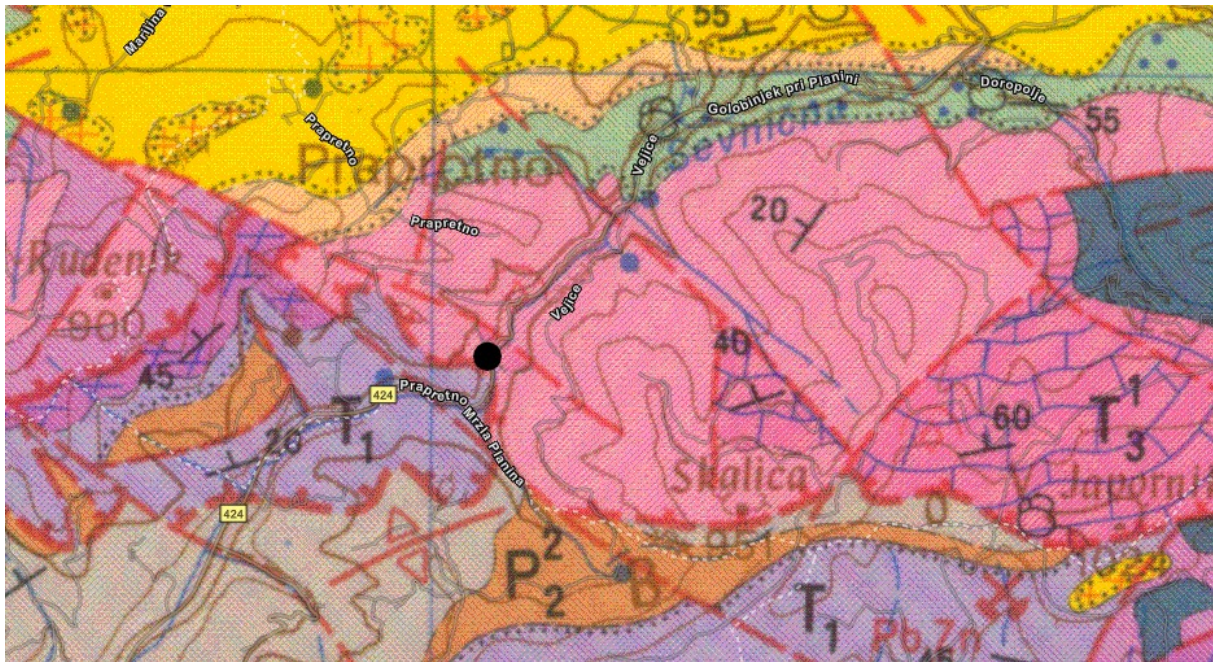
3. GEOLOŠKE RAZMERE OBMOČJA

Geološke podatke o obravnavanem območju smo povzeli po:

- geološkem kartiranju predmetnega območja in okolice dne 19.11.2025
- Ribičič, M., 2025: Inženirsko geološko poročilo o ogledu plazu na regionalni cesti R2-424 Boštanj-Planina na km 14,300.
- Osnovni geološki karti in tolmaču- list Celje v merilu 1:100.000 (Buser, S., 1977, 1979).
- Placer, L. (1998). Prispevek k makrotektonski razdelitvi obmejnega območja med Južnimi Alpami in Zunanji Dinaridi. Geologija, 41 (1), 223–255.

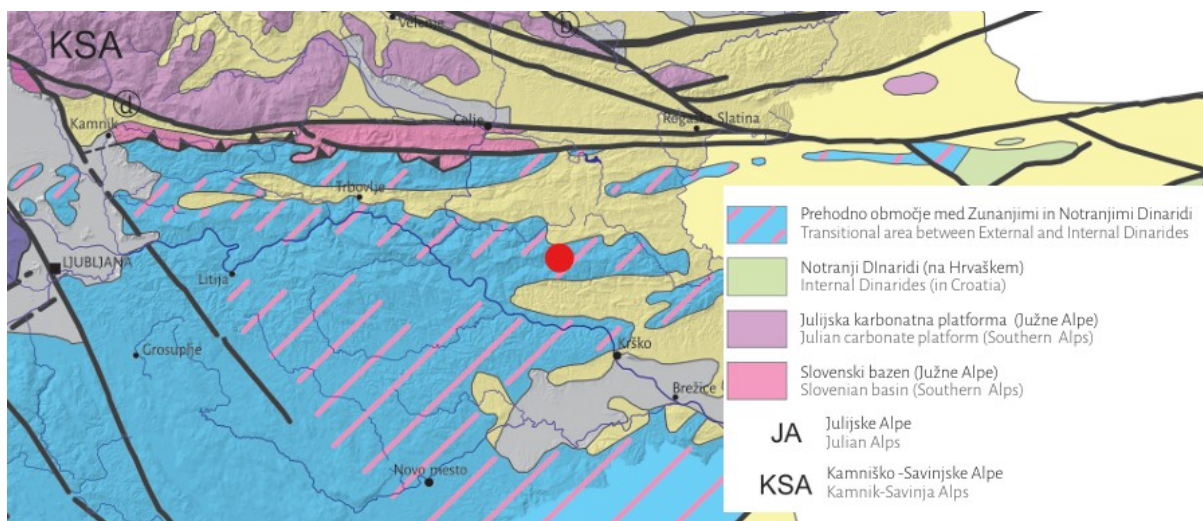
3.1 GEOLOŠKA UMEMSTITEV OBMOČJA

Glede na podatke iz Osnovne geološke karte je območje obravnave locirano ob narivnem kontaktu spodnjetroasnih kamnin (slika 5, oznaka T_1) in zgornjetroasnega dolomita (T_3^{2+3}). Spodnjetroasne kamnine so razvite v pestrem litološkem razvoju, kjer gre za menjavanje sludnatih skrilavih glinavcev in peščenjakov, peščenih dolomitov ter lapornatih in oolitnih apnencev.



Slika 5: Lokacija plazu na Osnovni geološki karti – list Celje (Buser, 1977); Legenda: T_1 - spodnjetroasne kamnine, T_3^1 – zgornjetroasni karnijski apnenec z roženci, T_3^{2+3} - zgornjetroasni norijsko retijski dolomit

V strukturnem pogledu je območje obravnave uvrščeno v t.i. *prehodno območje med Zunanji in Notranji Dinaridi*, ki označuje predel migracije jugozahodne meje pelagičnega razvoja (Placer, 1998). Na območju Posavskih gub je prehodno območje med Notranji in Zunanji Dinaridi podrinjeno pod podobne kamnine Slovenskega bazena oziroma Južnih Alp.



Slika 6: Karta geotektonskih enot (Placer, 1998)

3.2 GEOLOŠKO KARTIRANJE OBMOČJA

Območje obravnave in njegovo vplivno območje smo podrobno geološko pregledali. Izvedli smo inženirsko geološko in strukturno kartiranje na karto v merilu 1:1000 in sicer po metodi kartiranja vseh izdankov.

Stratigrafsko pripadnost litoloških členov smo povzeli po osnovni geološki karti list Celje (Mioč, Buser, 1977). Poudarek kartiranja je bil na strukturno-tektonskih značilnostih obravnavanega ozemlja, saj so običajno procesi pobočnega premikanja vezani na območje tektonsko porušenih con. Pridobljeni podatki so podlaga za načrtovanje potrebnih zaščitnih ukrepov pred padajočim kamenjem.

Detaljna geološka karta območja je v prilogi 1. Bistveni strukturni element obravnavanega območja je narivni kontakt, ki med seboj loči spodaj ležeče spodnjetroiasne kamnine od zgoraj ležečih norijsko retijskih dolomitov. Na podlagi kartiranja je ugotovljeno, da poteka narivni kontakt skoraj vzporedno z labilnim območjem, ki je na prilogi 1 označeno kot širše območje fosilnega plazu. Na jugozahodni strani t.i. širšega območja fosilnega plazu je narivni kontakt zamaknjen ob dinarskem prelomu. Glede na smer razpok v zgornjetroiasnem dolomitu ima prelom smer in vpad $35/80^\circ$. Na pregledanem območju je omenjen prelom najmočnejši, saj ima največji navidezni premik. Proti jugu mu sledi serija vzporednih prelomov, ki prav tako zamikajo narivni kontakt, ki poteka nad dolino vodotoka Sevnica.

Zaradi intenzivne tektonske aktivnosti so kamnine posledično tektonsko pretrte. Spodnjetroiasne kamnine so na vplivnem območju tektonsko poškodovane, saj v neposredni bližini potekajo narivne in prelomne strukture. Vidno je, da so na območju podora gruščni in bloki spodnjetroiasnega skitskega dolomita. Skitski dolomit je peščenega videza, njegova preperina pa je značilno rjave barve. Na ta način smo lahko ločili različno stare kamnine, saj je norijsko retijski dolomit enotno sive barve ter stromatoliten. Kot rečeno je kamninska podlaga na predmetnem območju tektonsko deformirana do stopnje zdrobljenosti in porušenosti con. Posledično ne moremo pričakovati, da bo z globino kamninska podlaga bistveno bolj kompaktna kot bližje površju. **Kamnina v podlagi ima zaradi tektonske zdrobljenosti geomehanske lastnosti blizu lastnostim zemljin.** To dokazujejo tudi podatki iz 4 vrtin, ki so bile izvrtane na samem območju plazu. Popisi teh vrtin so v nadaljevanju.

3.3 TERENSKÉ PREISKAVE

Podatke v tem poglavju povzemamo iz Inženirsko geološkega poročila (Ribičič, M., 2025), ki je tudi priloga predmetnemu poročilu.

Za določitev geomehanskih razmer (debeline preperine) se je na plazu izvedlo 4 preiskovalne vrtine z uvrtnjem IBO sider, premera 32 mm. 3 vrtine se je izvedlo na območju preteklega podora, še 1 vrtina se je izvedla na levem delu plazu.

Popis vrtin:

- V1: 4 m zemlje, 4 m mehka skala, 1.5 m trda samica, 0.5 m mehka skala
- V2: 1m srednje trda skala, 2 m zemlje, 1 m mehka skala, 4 m preperina, 1.5 m mehka skala, 0.5m kompaktna podlaga
- V3: 5 m zemlje, 1 m mehka skala, 0.5 m zemlja, mehka skala, 1.5 m skala, 2 m trda skala
- V4: 4.5 m zemlje, 3.5 m mehka skala, 2m trda skala, 1.5 m mehka skala, 0.5 m trdna skala.

Na podlagi vrtin je bilo ugotovljeno, da do preiskane globine ni kompaktne kamninske podlage. V vrhnjem delu je plast gruščev večinoma debeline med štirimi in petimi metri, nato tla sestavlja mehkejša kamnina (predvidevamo, da skrilavi glinavec oz. peščenjak), ki se izmenjuje z dolomitom.

Zaradi tektonske prizadetosti dolomita v podlagi, in predhodnih plazenj na posamezni vrtini, ni bilo mogoče z gotovostjo ugotoviti, kje je kontakt plazine s podlago. Na tej lokaciji namreč nimamo opraviti (kot je običajno) s stanjem, ko se preperinski pokrov in podlaga po lastnostih (sestave in trdnosti) močno razlikujeta. Ocenjujemo, da je drsna ploskev plazu najbolj verjetno na globini med štirimi in petimi metri pod površino.



Slika 7: Lokacija vrtin (Ribičič, 2025)

4. HIDROGEOLOŠKE RAZMERE OBMOČJA

Strukturne in litološke značilnosti imajo bistveno vlogo pri pravilni hidrogeološki interpretaciji predmetnega območja. V splošnem uvrščamo zgornjetriasne dolomite, ki izdanjajo tik nad območjem plazu (podora), med srednje prepustne kamnine, v katerih je razvit razpokliniski vodonosnik. Ker pa je dolomit tektonsko pretrt, je njegova prepustnost močno zmanjšana in ga lahko ob narivnem kontaktu smatramo kot neprepustnega. Enako velja za skitske peščene dolomite, ki pa so že zaradi mineraloške sestave v primerjavi z zgornjetriasnim dolomitom manj prepustni.

Ne glede na stopnjo tektonske pretrtosti uvrščamo skrilave glinavce in sljudnate peščenjake med neprepustne kamnine. Le te predstavljajo bariero podzemni vodi. Sodeč po geološkem opisu vrtn, so v globini tudi glinavci oziroma peščenjaki.

Po podatkih Atlasa voda ni v pobočju izvirov ali površinskih voda. Glede na videno na terenu na območju samega plazu ni vidnih sledi pretakanja vode. Sklepamo, da se ob višjih vodostajih na območju plazu formira plitva podtalnica, ki se steka proti podporni konstrukciji, ki ima izvedeno drenažo. Prisotnost vode slabša geomehanske lastnosti zaglinjenih gruščev na samem območju plazu kar pripomore k nadaljnjemu plazenju in eroziji.

5. INŽENIRSKO GEOLOŠKE RAZMERE

Podatke v tem poglavju povzemamo iz Inženirsko geološkega poročila (Ribičič, M., 2025), ki je tudi priloga predmetnemu poročilu.

Pregled mikrolokacije aktivnega plazu je pokazal, da se je sprožil na območju starega plazenja. To dokazujejo na terenu vidni ostanki starih zgornjih odlomnih robov (v obliki stopnic na pobočju). Na sliki spodaj je prikazan najvišji odlomni rob z značilno sabljasto rastjo dreves, ki kažejo na plazenje med njihovo rastjo. Nad najvišjim robom se naklon pobočja zmanjša. Rast dreves (posebno smrek) je nad njim navpičen, kar kaže da v zadnjih desetletjih višje od odlomnega roba plazenje ni nastopalo.

Kamnina v podlagi ima zaradi tektonske zdrobljenosti geomehanske lastnosti blizu lastnostim zemljin in se ne razlikuje bistveno od preperinskih plasti.

Na vrhnjem delu plazu je več zaporednih odprtih odlomnih razpok. Na površini plazu je pobočni grušč, ki se izmenjuje s številnimi manjšimi in velikimi skalami dolomita.

Gola površina plazu brez rastlinja, razpoke na plazu, valovita površina so in bodo vzrok povečane infiltracije padavinske vode v telo plazu, ki je pred sprožitvijo plazu večinoma površinsko odtekala po strmi brežini. Ob bolj ekstremnih padavinskih razmerah nastaja za kamnito zložbo občasna podtalna voda, ki se drenira v drenažo za zidom.

Izkustveno podajamo geomehanske karakteristike vrhnjega sloja na območju plazu.

	Strižni kot (°)	Kohezija (kPa)	Prostorninska teža (kg/m ³)
Zaglinjen dolomitni grušč-tektonsko pretrta kamninska podlaga	36	0	2000



Slika 8: Zgornji odlomni rob starega plazu (Ribičič, 2025)

Pri pregledu zaledja nad plazom je bilo ugotovljeno, da na pobočju ni kritičnih labilnih žarišč, ki bi posebej ogrožale cesto in promet. Pojavljajo se posamezni razmeroma kompaktni dolomitni izdanki, ki izgledajo solidno vpeti v podlago. Posamezni manjši gruščki so zelo redki, poleg tega je tik nad plazom izravnava, kjer prihaja do zaustavljanja materiala.

6. PREDLOG SANACIJE

Naklon pobočja se večinoma giblje med 37 in 42°, lokalno ponekod presega 45°. Glede na geomehanske karakteristike tal bi se stabilnost pobočja lahko bistveno izboljšalo z zmanjšanjem naklona pobočja na 32° ali manj, za kar pa bi bilo verjetno najbolje odstraniti spodnji zid in izdelati višji zid (cca 10 m) iz AB slopov. Za točno preveritev smotrnosti takšne ukrepa ter za dimenzioniranje konstrukcije, bi bilo potrebno izvesti dodatne geomehanske preiskave, zato se smatra, da takšna rešitev presega nivo obdelave tega projekta. V pričujočem projektu se tako rešuje predvsem površinsko stabilnost (stabilizacija plasti gruščev), celotne globalne stabilnosti pobočja, ki bi bila morebiti lahko ogrožena predvsem ob pojavu izredno neugodnih zunanjih dejavnikov, pa s predlaganimi ukrepi ni mogoče stoddstotno zagotoviti. Kakorkoli bo z izvedbo predlaganih ukrepov varnost bistveno večja.

Sanacijski ukrepi, ki izhajajo iz ugotovljenih inženirsko geoloških razmer:

- Poravnava površine v enakomernejši nagib
- intenzivna ozelenitev s setvijo v seneni nastilj ter namestitvijo prečnih lesenih oblic po plazju,
- namestitev vrbovih popletov ter vrbovih potaknjencev
- površinska odvodnja zaledne vode s hudourniški kanaletami,

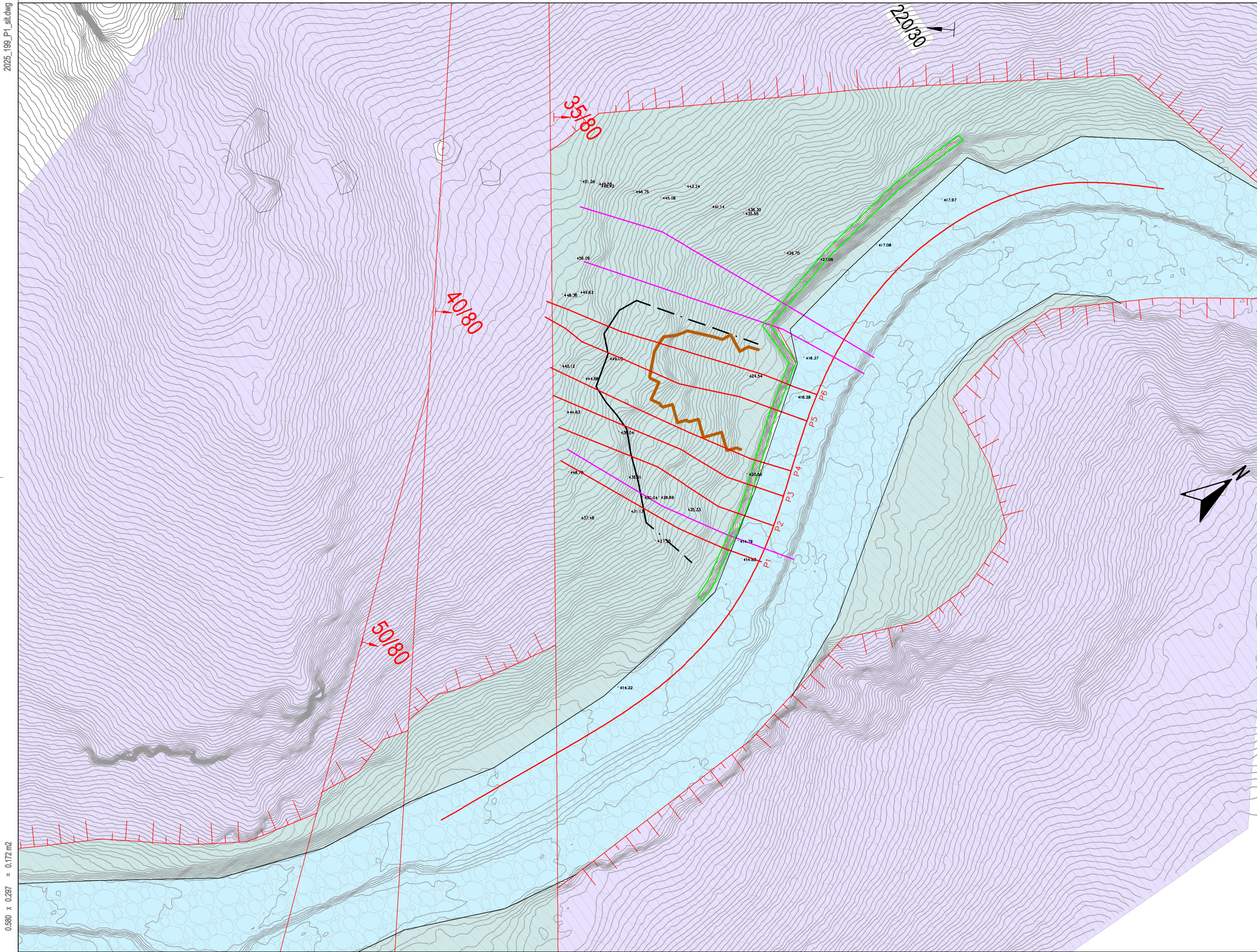
- zabitje zaledne razpoke in zapolnitev s neprepustno zemljino,
- odstranitev večjih skal dolomita,
- prekritje plazu z mrežo visoke natezne trdnosti, sidrano v kompaktno podlago. Predvidena dolžina sider 10 – 12 m.



GRAFIČNE PRILOGE

PRILOGA 1: GEOLOŠKA KARTA

**PRILOGA 2: Inženirsko geološko poročilo
o ogledu plazu na regionalni cesti R2-424 Boštanj-Planina na km 14,300 (Ribičič, 2025)**



0.500 x 0.297 = 0.172 m2

LEGENDA:

- KVARTAR: aluvialni sedimenti - zaglinjen peščen prod in grušč
- SPODNJI TRIAS: peščen dolomit, sljudnati skrilavi peščenjaki in glinavci
kamninska podlaga je na obravnavanem povrju pokrita s preperinskim slojem iz zaglinjenega gruča
- ZGORNJI TRIAS: norijsko retijski plastnati in stromatolitni dolomit
tektonsko pretrta kamnina
- 40/90 smer in vpad plasti
- 50/90 smer in vpad prelomnih ploskev
- potek narivne cone
- Odlomni rob zemeljskega plazu
- Aktivno območje plazu
- Oporni zid
- Erozijska žarišča nad vplivnim območjem plazu-podora

PROJEKTANT: EHO EHO Projekt d.o.o. Dunajska 51, 1000 Ljubljana tel: +386 064 286 750 info@ehoprojekt.si www.ehoprojekt.si		PODZVAJALEC: Feniks VARNOST NA VAŠIH POTEH Feniks+ d.o.o. Koroška c. 90, 4290 Trzin tel: +386 41 300 501 info@feniks.plus www.feniks.plus	
Geološko Projektiranje d.o.o.		Geološko projektiranje d.o.o. Ledine 17 5281 Spodnja Idrija https://geol-proj.si	
INVESTITOR	DRSI, Hajdrihova ul. 2a, 1000 Ljubljana		
NAZIV GRADNJE	Izvedbeni načrt za zaščito ceste pred padajočim kamenjem na R2-424/1166 Boštanj - Planina v km 14,300		
ELABORAT	INŽENIRSKO GEOLOŠKI ELABORAT		
VRSTA RISBE	GEOLOŠKA KARTA		
POOBlašČENA INŽ.	Bojana Mlakar, univ. dipl. inž. geol. IZS RG 0131		
MERILO	1 : 500		
DATUM	November 2025		
ŠTEVILKA PROJEKTA	0879-199/2025		
			PRILOGA 1



PRILOGA 2: Inženirsko geološko poročilo
o ogledu plazu na regionalni cesti R2-424 Boštanj-Planina na km 14,300 (Ribičič,
2025)

INŽENIRSKOGEOLOŠKO POROČILO

o ogledu plazu na regionalni cesti R2-424 Boštanj-Planina na km 14,300

UVOD

Dne 8.10.2025 sem opravil inženirskogeološki ogled plazu, ki se je aktiviral nad skalno zložbo, ki se nahaja na regionalni cesti R2-424 na stacionaži 14,300 km (*slika 1*).



Slika1: Položaj plazu nad skalno zložbo in vrtanje vrtnice V₁.

Namen ogleda je bil :

- ugotoviti geološke razmere, ki so pogojevale nastanek plazenja,
- opredeliti osnovne vplivne dejavnike, ki povzročajo plazenje in
- predlagati usmeritve k sanacijskim ukrepom za stabilizacijo pobočja.

GEOLOŠKE IN INŽENIRSKOGEOLOŠKE RAZMERE

Pregled mikrolokacije aktivnega plazu je pokazal, da se je sprožil na območju starega plazenja.

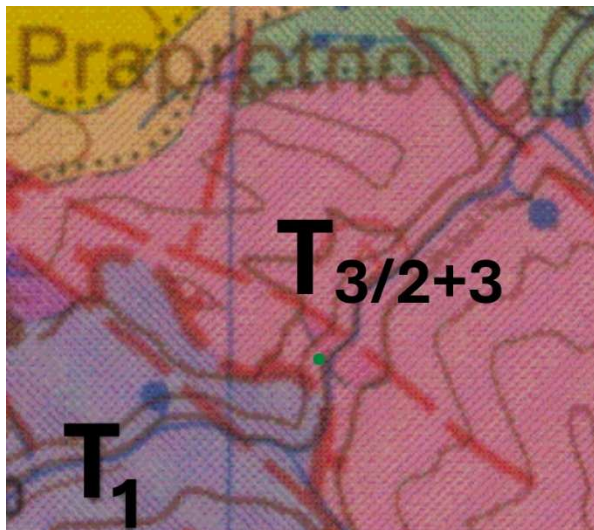


Slika2: Zgornji odlomni rob starega plazu

To dokazujejo na terenu vidni ostanki starih zgornjih odlomnih robov (v obliki stopnic na pobočju). Na *sliki 2* je prikazan najvišji odlomni rob z značilno sabljasto rastjo dreves, ki kažejo na plazenje med njihovo rastjo. Nad najvišjim robom se naklon pobočja zmanjša. Rast dreves (posebno smrek) je nad njim navpičen, kar kaže da v zadnjih desetletjih višje od odlomnega roba prikazanega na *sliki 1* plazenje ni nastopalo.

Geološka zgradba terena na pregledanem območju okolice obravnavanega plazu je iz vidika pojavljanja plazenja neugodna. V podlagi na območju plazu nastopajo zgornje-triasni dolomiti ($T_{3/2+3}$ -ploščasti dolomiti z roženci), ki so se narinili na pisane spodnjetriasne kamnine (T_1 -dolomit s plastmi sljudnatega meljevca, peščenjaka in skrilavega glinavca, oolitnega ter lapornatega apnenca). Na izseku iz Osnovne geološke karte

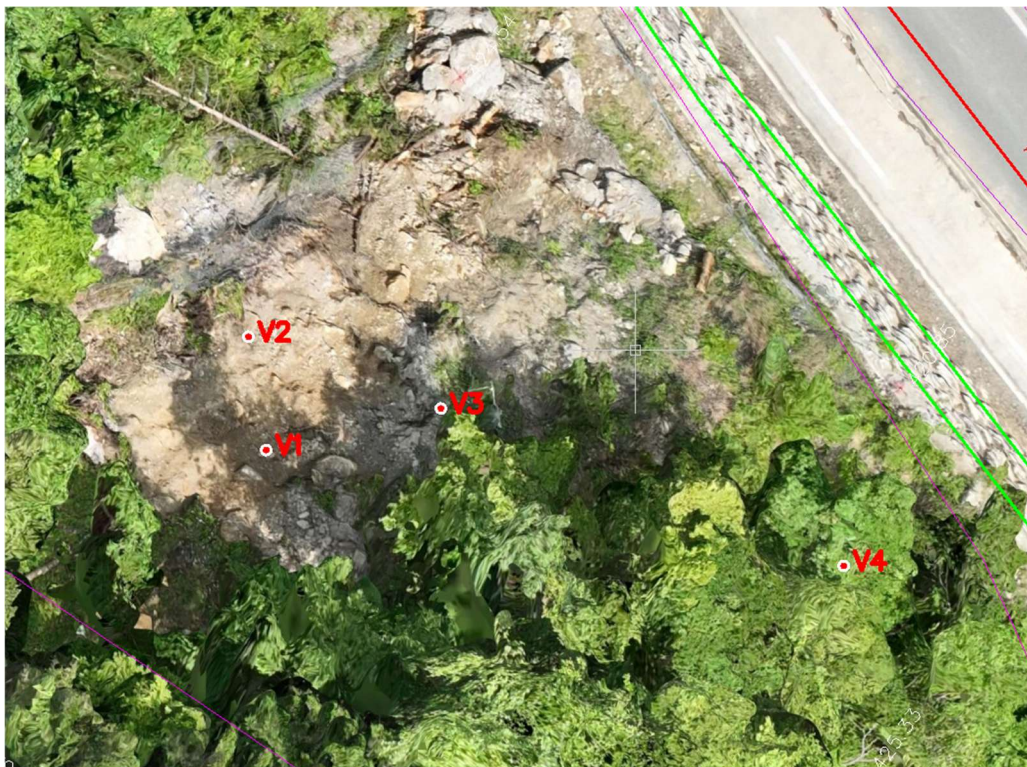
1:100.000 sta prikazani obe geološki enoti, ločeni z naravno ploskvijo, prikazano z znakom **T**.



Slika3: Izsek iz Osnovne geološke karte
1:100.000 (Geološki zavod Slovenije)

Razmere na območju plazu poslabša še prelom (— —), ki poteka v dinarski smeri in ki je še dodatno pretrl kamnine v njegovi neposredni okolici. Mesto plazu je na *sliki 3* označeno z zelenim krožcem. Močno tektonsko zdrobljene kamnine so bile podvržene večkratnemu plazanju, ki je nastalo predvsem zaradi erozijskega delovanja vodotoka Sevnica. Ko se je Sevnica prebijala skozi hribovje je povzročala erozijo dna in bokov struge. Ob tem so nastali na obeh straneh vode, ki ima ob intenzivnih padavinah hudourniški značaj strmejša nestabilne brežine, ki na območju plazu segajo do nadmorske višine 448 m, medtem ko je cesta na nadmorski višini 416 m.

Posledica večkratnih plazenj močno tektonsko poškodovane kamnine (predvsem dolomita) je nastanek debelejšega preperinskega pokrova, ki ga sestavljajo bloki bolj ali manj preperilega dolomita, ki »plavajo« v okoliški zemljini, sestavljeni pretežno iz grušča in peska. Kamnina v podlagi ima zaradi tektonske zdrobljenosti geomehanske lastnosti blizu lastnostim zemljin in se ne razlikuje bistveno od preperinskih plasti.



Na zgornji *sliki 4* so prikazane lokacije izvrtanih vrtin na telesu plazu.

Popis vrtin:

V1: 4 m zemlje, 4 m mehka skala, 1.5 m trda samica, 0.5 m mehka skala

V2: 1m srednje trda skala, 2 m zemlje, 1 m mehka skala, 4 m preperina, 1.5 m mehka skala, 0.5m kompaktna podlaga

V3: 5 m zemlje, 1 m mehka skala, 0.5 m zemlja, mehka skala, 1.5 m skala, 2 m trda skala

V4: 4.5 m zemlje, 3.5 m mehka skala, 2m trda skala, 1.5 m mehka skala, 0.5 m trda skala

Zaradi tektonske prizadetosti dolomita v podlagi, in predhodnih plazenj na posamezni vrtini, ni bilo mogoče z gotovostjo ugotoviti, kje je kontakt plazine s podlago. Na tej lokaciji namreč nimamo opraviti (kot je običajno) s stanjem, ko se preperinski pokrov in podlaga po lastnostih (sestave in trdnosti) močno razlikujeta. Ocenjujemo, da je drsna ploskev plazu najbolj verjetno na globini med štirimi in petimi metri pod površino.

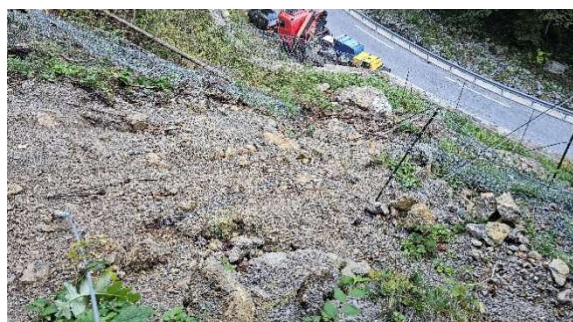
USMERITVE K SANACIJSKIM UKREPOM ZA STABILIZACIJO POBOČJA

Stanje na površini telesa plazu je razvidno iz *slike 4* in spodnjih slik. Na vrhnjem delu plazu je več zaporednih odprtih odlomnih razpok. Ena od njih je prikazana na *sliki 5*.

Na površini plazu je, kot je razvidno iz *slike 6*, pobočni grušč, ki se izmenjuje s številnimi manjšimi in velikimi skalami dolomita.



Slika 5: Zaledna razpoka na zgornji strani plazu



Slika 6: Gruščnata in skalnata površina plazu

Gola površina plazu brez rastlinja, razpoke na plazu, valovita površina so in bodo vzrok povečane infiltracije padavinske vode v telo plazu, ki je pred sprožitvijo plazu večinoma površinsko otekala po strmi brežini. Ob bolj ekstremnih padavinskih razmerah bo nastala za kamnito zložbo občasna podtalna voda in bodo zato narasli tudi vodni tlaki na podporno konstrukcijo ob cesti.

Eden izmed sanacijskih ukrepov je zato preprečevanje infiltracije padavinske vode z ureditvijo površine, ki zajema: *zabitje razpok in zapolnitev s neprepustno zemljino, odstranitev večjih skal dolomita, poravnava površine v enakomeren nagib in izvedba površinske zatravitve.*

Drug osnovni sanacijski ukrep je ustavitev nadaljnjega plazenja, ki lahko povzroči širjenje plazu navzgor v pobočje. *Primerni sanacijski ukrep je prekritje plazu s težko mrežo, ki je v rastru ~3 x 3 m, sidrana v podlago. Dolžina sider naj se prilagaja sestavi tal na mestu sidranja, tako da sidro sega najmanj 1,5 m v tršo podlago.*

Zapisal:

Dr. Mihael Ribičič, univ.dipl.geol.