

## VÝZKUM KVARTÉRU MEZI LYSOU NAD LABEM A ČELÁKOVICEMI - PŘEDBĚŽNÉ VÝSLEDKY STUDIA ARCHIVNÍCH MATERIÁLŮ

**Studies of the Quaternary between Lysá nad Labem and Čelákovice - preliminary results of archive material research:**

MARTIN HRUBEŠ

*Český geologický ústav, Klárov 3, 118 21 Praha I*

(13-131 Lysá nad Labem, 13-113 Kochánky)

*Key words: Labe and Jizera Rivers, Quaternary, fluvial sediments*

### ÚVOD

V rámci přípravy populárně vzdělávacích tabulí pro naučnou stezku mezi Lysou nad Labem a Čelákovicemi jsem se zabýval vývojem kvartérních fluviálních sedimentů v této oblasti. Šlo o práci téměř výhradně kamerální, spojenou jen se záběžnou prohlídkou terénu. Práce spočívala ve zhodnocení většího množství hlavně ložiskových a hydrogeologických vrtů a ve shromáždění dalších archivních podkladů. Závěry a interpretace předloženého příspěvku nejsou konečné, spíše ukazují na bělá místa ve výzkumu kvartéru a nesou v sobě řadu podnětů pro další práci.

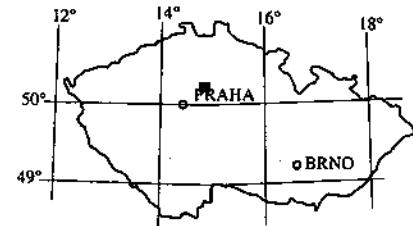
Území vymezené na J a Z řekami Labe a Jizerou, sahající na V zhruba na úroveň Milovic a na S k Benátecké Vrutici je měkce modelováno v turonských slínovcích, písčitých slínovcích a prachovcích. Z kvartérních sedimentů jsou zastoupeny v převážné míře fluviální uloženiny, doplňují je v menším rozsahu eolicke píska, deluviální písčité hlíny a organické sedimenty – slatinu. Na utváření dnešního reliéfu krajiny se podílely tři řeky, které se tu stýkají: Labe, Jizera a Mlynářice (Vlkava).

### STŘEDNÍ PLEISTOCÉN

Nejstaršími a nejvýše uloženými fluviálními sedimenty jsou pozůstatky středně pleistocenní terasy (mindel) na temenech návrší Viničky, Šibáku a Zámeckého vrchu. Báze akumulace leží v úrovni 220 m n. m., zachovaná mocnost nepřesahuje 6 m. Ve štěrkové frakci jsou zastoupeny valouny hornin z povodí Jizery i Labe. Povrch nejbližších holocenních fluviálních uloženin leží okolo 185 m, v nivě Labe a Jizery 3 až 4 km od toho okolo 175 m, z čehož vychází relativní výška 35, resp. 45 m.

### SVRCHNÍ PLEISTOCÉN

Risské, würmské a holocenní uloženiny vytvořily v oblasti souvislý pokryv, jednotlivé akumulace se překrývají. Za původní risský povrch považuji plošinu ve výšce 190 až 194 m n. m., která tvoří široký oblouk mezi Sojovicemi a Starou Lysou (obr. 1). Ve stejně úrovni leží také štěrky v s. okolí



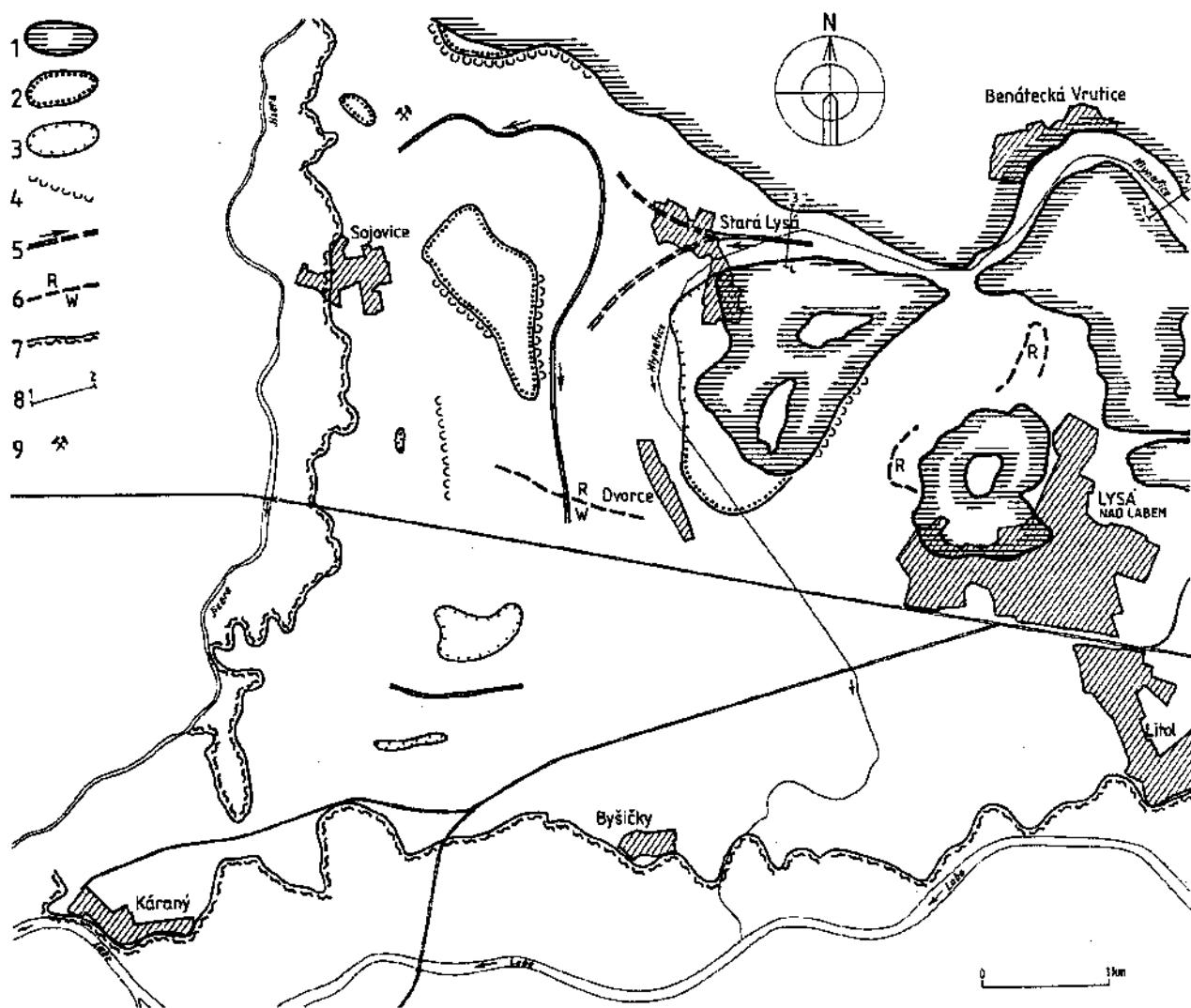
Lysé n. L. na okrajích hrabanovského úvalu. Západně od Dvorců, asi 400 m s. od železnice spadá terén ne příliš nápadným stupněm na 185 m n. m. Tuto úroveň (k J plynule klesá až na 180 m) pokládám konvenčně za würmskou. Tvoří širokou rovinu na levém břehu Labe z. od Lysé n. Labem.

V oblasti risské plošiny mezi Starou Lysou a Sojovicemi dosahuje fluviální souvrství mocnosti okolo 20 m, maximální doložená mocnost je 27 m. Na würmské úrovni j. a jz. od Dvorců se mocnost pohybuje v rozmezí 8–12 m. V nivě Labe jsou štěrkopískové náplavy mocné 3–6 m, místy i méně než 2 m; výjimkou je tzv. přehloubené koryto v Litoli s 10–15 m štěrkopísků. Na povrchu fluviálních štěrkovitých písků rissu a würmu leží vrstva jemného navátného písku, nejčastěji 1–3 m, na Hrabanově až 5 m mocná.

Akumulace risské úrovně byla vyplňována cyklicky. Ve vrtech lze rozlišit 1 až 3 cykly fluviální sedimentace nad sebou, často je zřetelná pozitivní gradace. Dynamika sedimentačního procesu se v různých partiích tělesa liší. Severně od Sojovic a sz. od Dvorců obsahuje sediment na bázi cyklu 50–70 % štěrku, na vrcholu cyklu je obsah štěrku kolem 10 %, jílovitost je nízká (max. 3–4 %). Celá mocnost sedimentu je tu tvořena jedním cyklem. V centru prostoru, hlavně sz. od Staré Lysé, je obsah štěrku nižší: na bázi okolo 10 %, ve vyšších částech 2–3 %, někdy hrubá frakce zcela chybí. Naopak tu roste obsah siltů a jílů, těleso je rozdeleno na 2–3 cykly. Vložky jílů, písčitých jílů a jílovitých písků indikují v těchto místech velké zpomalení proudu, někdy i stagnaci vody – v podstatě jde o deltový až jezerní charakter sedimentace.

Jediným instruktivním odkryvem v celé oblasti je pískovna s. od Sojovic, kde je možné různá prostředí sedimentace dokumentovat přímo, bohužel ne v celé mocnosti akumulace.

Mělké údolí potoka Mlynářice je vyplňeno převážně



Obr. 1. Mapka zkoumané oblasti.

1 – Povrchový styk křídových a kvartérních sedimentů, ev. překrytý navátými písly, 2 - křídové sedimenty mělce pod povrchem pleistocenních fluviálních sedimentů, 3 – hlouběji uložené elevace křídového podloží, 4 – pohřbený „nárazový břeh“, 5 – osa pohřbeného koryta, ev. směr proudu, 6 – stupeň oddělující risskou a würmskou úroveň, 7 – okraj nivy Labe a Jizery, 8 – linie řezu (viz obr. 2a, b), 9 – pískovna.

písčitými sedimenty v mocnosti kolem 12 m, a to rovnoměrně v celém úseku od Milovic až po Starou Lysou. Spád údolí je malý – zhruba 0,5 promile, čemuž odpovídá i zrnitostní složení sedimentů: v písčích jsou běžné vložky hlinitých písly, jílů a písčitých jílů a jemných sedimentů bohatých na organickou složku. Štěrkové valouny se vyskytují podružně, hlavně při bázi. O erozi břehů svědčí častá přítomnost neopracovaných úlomků svrchnokřídové opuky v jemných písčitých sedimentech, jež mají v podstatě deluvioufluviální povahu.

Další výrazné údolí vyplňené fluviálními sedimenty o značné mocnosti je hrabanovský úval s. od Lysé. Vzhledem k naprostému nedostatku vrtů nelze konstruovat izolinie podloží, tedy ani spádové poměry. Z ojedinělých vrtů však víme, že jeho dno leží min. 24 m pod dnešním povrchem.

## BÁZE FLUVIÁLNÍCH SEDIMENTŮ KVARTÉRU – JIZERA

Morfologie báze fluviálních akumulací vyznačuje průběh starých koryt a často i jejich spád. Z vykreslených izoliní rovněž vystupují elevace podloží, jež kdysi usměrňovaly proud, ale dnes leží pohřbeny pod povrchem sedimentu. Místy je možné z prudkého spádu okraje koryta usuzovat na starý nárazový břeh, přísp. zlomový svah (obr. 1).

Rozsáhlá křídová elevace v. od Sojovic zásadně ovlivnila průběh risského toku. Jeho proud ji obtékal po s. straně a z. od Staré Lysé se stočil k J. Můžeme jej sledovat, jak přetíná povrchový riss-würmský stupeň, dále k J jej však nelze sledovat sledovat pro nedostatek vrtů.

Část (jiného?) starého koryta se objevuje i necelý kilometr s. od Svatého Václava, kde má průběh v.-z. mezi hlouběji ukrytými křídovými elevacemi.

## BÁZE FLUVIÁLNÍCH SEDIMENTŮ KVARTÉRU – MLYNAŘICE

Konstrukce morfologie podloží náplavů u Staré Lysé ukazuje, že báze údolí Mlynařice přirozeně ústí do zmíněného risského koryta na Z. Vrty nejsou dost husté, aby bylo možno jednoznačně dedukovat směr proudu v této soutokové oblasti, ale z tvaru deprese usuzuju, že Mlynařice zde vytvořila poměrně rozlehlou deltu.

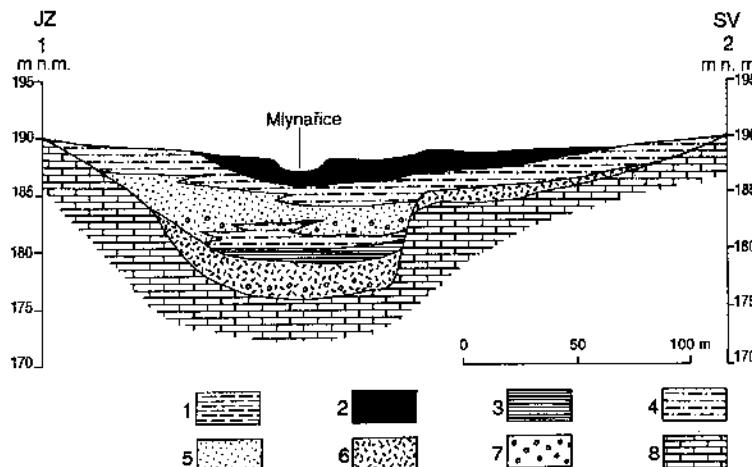
## SPÁDOVÉ POMĚRY A GENEZE ŘÍČNÍ SÍTĚ

Potok Mlynařice sbírá své vody v oblasti v. od Milovic a z. od Vápenska a směřuje k Z. Jedním ze svých pramenů u Vápenska je propojen s nivou Vlkavy. Severně od Zbožíčka tvoří rozvodí obou potoků rozsáhlá akumulace fluviálních sedimentů, jež je zřejmě starou deltu Vlkavy (její povrch v úrovni 200 m n. m. je blízký risské akumulaci u Sojovic) při jejím vyústění ze všejancko-čachovické sníženiny do deprese u Zbožíčka. Nahromadění velkého množství sedimentů změnilo spádové poměry tak, že část vod Vlkavy se ze s.-j. směru kolmo stočila a našla si cestu k Z. Upřednostnění tohoto směru umožnilo již existující, tektonicky predisponované údolí dnešní Mlynařice a erozní podchycení tohoto údolí Jizerou u Staré Lysé. O velmi mladé poklesové tektonice v tomto směru (ZSZ-VJV) svědčí i izolované, často bezodtoké deprese, které navazují na tok Mlynařice v. od Vápenska až k Nymburku a jsou vyplňeny holocenními sedimenty. Stejný směr pokračuje sz. od Staré Lysé zakrytým „nárazovým břehem“ risského koryta a dál k ZSZ určuje průběh mělnického prolomu.

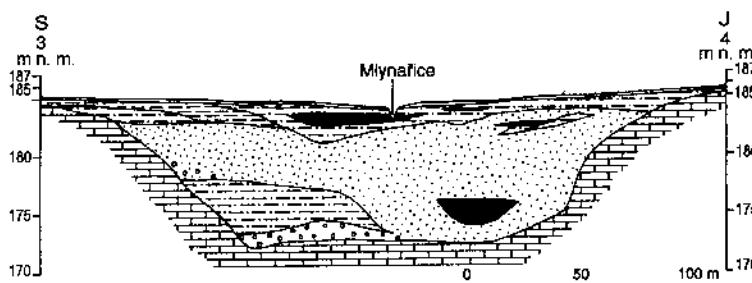
Oživení eroze v údolí Mlynařice je patrné z jeho profilu z. od Milovic (obr. 2a), kde vidíme zřetelný stupeň a začloubení. Soutoková oblast u Staré Lysé však byla přesycena sedimenty Jizery, které brzy začaly bránit Mlynařici ve volném průtoku, a tak se nízká energie toku projevila ukládáním jemnozrných sedimentů, jimiž je údolí Mlynařice dnes vyplněno. V holocénu se odtok v podstatě zastavil a v celém údolí se vytvořily slatiny a jezerní křída. Podobné poměry vládly i na Hrabanově, kde odtoku zamezily pravděpodobně naváté písksy.

Průběh hrabanovského údolí nápadně připomíná opuštěný labský meandr – staré řečiště vyplněné fluviálními a na povrchu organickými a limnickými sedimenty, s různě silnou pokrývkou navátych písků. Pozoruhodné je, že tato sníženina komunikuje úzkou průrvou na S s údolím Mlynařice (dnes je uměle přehrazena). Otázka, zda touto branou, širokou 150–200 m, tekla řeka či byly transportovány sedimenty, dosud nebyla řešena. Báze kvartéru na Hrabanově leží o cca 10 m niže než v sousedním údolí Mlynařice. Úroveň povrchu je shodná, což je důkazem pro společnou erozní bázi obou údolí v současné době. V této souvislosti se nabízí otázka, jak daleko k S zasahovalo dříve Labe; v některých vrtech z. od Staré Lysé jsou popsány načervenalé jemné písksy typické pro labskou zdrojovou oblast.

Tok Labe byl na konci pleistocénu definitivně zatlačen k J na paleozoicko-křídový břeh (Čelákovice-Brandýs nad Labem) sedimenty Jizery. To vedlo ke zpomalení, a tím k meandrování labského toku. Sledujeme-li Labe od Poděbrad k Nymburku, vidíme, že zde vytváří úzkou holocenní nivu takřka bez meandrů. Nejšířší niva se složitou sítí meandrů se vyvinula právě v úseku u Lysé n. Labem a Přerova



Obr. 2a. Příčný řez údolím Mlynařice u Milovic (1–2) (konstruováno podle archivních vrtů Geofondu).  
1 – fluviální písčité a jílovité hlíny (holocén), 2 – slatiny, 3 – fluviální jíly, 4 – jemnozrnné písksy, většinou jílovité a hlinité, 5 – středně a hrubě zrnité písksy, 6 – písčité hlíny a písksy s tloušťkou opuky, 7 – křídové podloží, 8 – štěrkové valouny.



Obr. 2b. Příčný řez údolím Mlynařice u Staré Lysé (3–4) (upraveno podle HAMÁČKA 1978).  
Vysvětlivky viz obr. 2a

nad Labem – šířka tu dosahuje až 3 km. Tento úsek těsně předchází soutoku s Jizerou. Na samém soutoku u Káraného je niva tlakem přinášených sedimentů ze S opět zúžena na cca 1 km. Od Lysé proti proudu se niva pomalu zužuje, až u Kostomlátek přechází v rovný tok bez meandrů. Vliv zpomalení proudu v soutokové oblasti na konci pleistocénu a v holocénu dosáhl tedy zhruba ke Kostomlátkům (19 km vzdušnou čarou od soutoku). Z map půdních poměrů (viz seznam literatury) je navíc překně vidět, jak nejdříve ze suspenze vypadávají jemné písksy – tvoří převahu v nivních sedimentech od Kostomlátek k Ostré; a až při dalším snížení rychlosti toku se začnou usazovat nejjemnější částice – od Ostré k Lysé a dál po proudu převažují silty s jíly.

Dynamika vývoje celé oblasti je ve svrchním pleistocénu a holocénu svázána s vertikálními pohyby na zlomových liních směru VJV-ZSZ a S-J. Pohyby prvního směru vyvolaly změny spádu, které vedly k mohutné akumulační činnosti Jizery a Vlkavy – jizerská a vlkavská delta. Obě řeky svými toky sledují druhý směr S-J, jak naznačuje vedle současných řečíšť i pohřbené koryto z. od Staré Lysé. Oživení směru VJV-ZSZ v nejmladší době nasvědčuje rovnoběžné protáhlé holocenní deprese mezi Lysou a Nymburkem.

## Literatura

- ABSOLOV, A. (1969): Vznik a vývoj limnického kvartéru u Lysé nad Labem. – Věst. Ústř. Úst. geol., 46, 3, 185–187. Praha.  
 BERAN, J. - KALABIS, V. - SCHWARZ, R. - ŽEBERA, K. (1942): Mapa půdních poměrů 1 : 25 000 list 3954 (Praha). – Geofond MO 2 3954/1.  
 BiČÍK, M. (1988): Lysá nad Labem – Litol. Inženýrsko-geologická mapa. – Stav. geol. – Geofond P 63 955. Praha.  
 HAMÁČEK, J. (1978): Soutoková oblast Labe - Jizera. Hydrogeologický průzkum. – Stav. geol. – Geofond P 26 718. Praha.  
 HAVLÍČEK, P. - RÓZČÍKOVÁ, E. (1981): Fluviální sedimenty soutokové oblasti Labe a Jizery. – Výzk. Práce Ústř. Úst. geol., 27 ú. Praha.  
 HOLÁSEK, O. a kol. (1986): Geologická mapa 1 : 50 000 list 13-13 Brandýs nad Labem. – Ústř. úst. geol. Praha.  
 HRADECKÁ, L. (1993): Geologická mapa 1 : 50 000 list 13-11 Benátky nad Jizerou. – Čes. geol. úst. Praha.  
 NAVRÁTIL, K. a kol. (1972): Sojovice. Zpráva o vyhledávacím průzkumu štěrkopisů. – Geoindustria. Praha. FZ 5069.  
 NAVRÁTIL, K. a kol. (1976): Stará Lysá. Zpráva o předběžném průzkumu štěrkopisů. – Geoindustria. Praha. FZ 5324.  
 RAJGL, Fr. (1967): Lysá nad Labem - drůbežárna. – Zpráva o hydrogeologickém průzkumu. IGHP Žilina. Geofond V 55 655.  
 SUCHARDÁ, F. a kol. (1969): Sojovice - sever. Zpráva o předběžném průzkumu štěrkopisů. – Vojenské stavby, n.p. Praha. FZ 5000.  
 SÝKORA, L. - URBÁNEK, L. (1947): Mapa půdních poměrů 1 : 25 000 list 3953 (Praha). – Geofond MO 2 3953/2.

## MALAKOSTRATIGRAFICKÝ VÝZKUM PĚNOVCŮ BÍLÝCH KARPAT

### Malacostratigraphic investigation of tufa deposits in the Bílé Karpaty Mts.

VOJEN LOŽEK

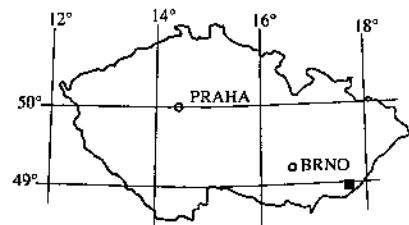
*Geologický ústav AV ČR, Rozvojová 135, 165 00 Praha 6,*

(35-12 Strání)

*Key words: Tufa deposits, gravel intercalations, floodplain structure, malacofauna, Holocene*

V Bílých Karpatech se nacházejí četná ložiska holocenních pěnovců, kterým byla dosud věnována malá pozornost, ačkoliv chovají bohaté faunu a leží v různých geomorfologických pozicích, takže dovolují sledovat změny prostředí, zejména v souvislosti s dynamikou eroze. Předběžně byly uveřejněny jen nálezy z Vápenice u obce Komňa (LOŽEK 1961) spolu s několika poznámkami o malakofauně, zjištěné ve velkém pěnovcovém ložisku na Bylničkách u Bylnice. V současné době je zde sledována řada ložisek, z nichž bylo zatím podrobně zkoumáno ložisko na dně údolí pod Panským hájem j. od nádrže Ordějov. Morfologicky tvoří zřetelnou terasu v poměrně široké nivě v dolním zalesněném úseku údolí, nedaleko nad pramenem v blízkosti staré odchovny skotu (kat. Bánov). Ložisko bylo odkryto zářezem v hraně terasy a jeho stavba je zřejmá z obrázku s připojeným popisem vrstev.

Všechny vrstvy, jak pěnovcové tak štěrkové, obsahují bohatou malakofaunu, jejíž hlavní složku tvoří druhy submontánních západokarpatských lesů, z nichž naprostá většina se vyskytuje v celém rozsahu souvrství: *Platylo polita*, *Vertigo pusilla*, *Orcula dolium*, *Sphyradium doliolum*,



*Acanthinula aculeata*, *Discus rotundatus*, *D. perspectivus*, *Vitreola diaphana*, *V. crystallina*, *Aegopinella pura*, *Cochlodina laminata*, *Ruthenica filograna*, *Alinda biplicata*, *Monachoides incarnatus*, *M. vicinus*, *Petasina unidentata*, *Faustina faustina*, *Cepaea hortensis*, *Helix pomatia* aj. Toto společenstvo odpovídá zapojenému smíšenému lesu, který zde rostl v době klimatického optima holocénu, tj. v atlantiku a epiatlantiku. Druhy otevřené krajiny mají neplatné zastoupení, rovněž podél indiferentů je poměrně nízký. Z vodních měkkýšů se v celém souvrství objevuje *Bythinella austriaca* a ve spodních 4 vrstvách i slepý podzemní trpasličí prosobranchiat *Belgrandiella slovenica*, což