

VÝSLEDKY GEOLOGICKÝCH VÝZKUMŮ V OBLASTI PŘÍRODNÍ PAMÁTKY „OSYPANÉ BŘEHY“ V ROCE 1998

Results of geological investigations in the area of the protected locality "Osyané břehy" in 1998

PAVLA PETROVÁ¹ - ZDENĚK NOVÁK¹ - PAVEL HAVLÍČEK²

¹Ceský geologický ústav, Leitnerova 22, 658 69 Brno

²Ceský geologický ústav, Klárov 3, 118 21 Praha 1

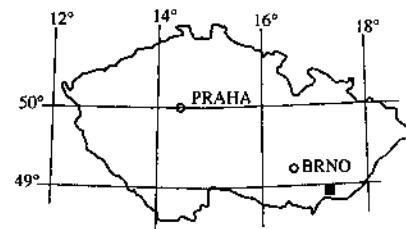
34-22 Hodonín

Key words: protected locality, aeolian sand, heavy minerals, geological map

Na vyžádání odboru životního prostředí Okresního úřadu v Hodoníně jsme se v rámci přípravy podkladů pro zřízení přírodní památky „Osyané břehy“ zabývali výzkumem kvartérních sedimentů v území předpokládané ochrany a sestavením geologické mapy této oblasti.

Chráněné území „Osyané břehy“ je součástí rozsáhlé oblasti navátych písků označované jako Moravská Sahara, rozprostírající se v s. výběžku vídeňské pánve, a to mezi Moravským Pískem, Svatobořicemi a Hodonínem. Oblast navátych písků, která je na S omezena sníženinou v.-z. směru, protékanou potoky stejné orientace, zaujímá vůči svému okolí nižší polohu. Bází kvartérních sedimentů je pohřbený svrchnopliocenní, relativně dobře zarovnaný povrch, pokleslý řádově o několik desítek metrů. Kvartérní pokryv je reprezentován převážně navátymi písky o mocnosti přesahující i 15 m. Ty tvoří často přesypy stabilizované borovými porosty. Duny se vyskytují zejména v místech malých mocností navátych písků a bývají oddělené vyvátnými bezodtokými depresemi.

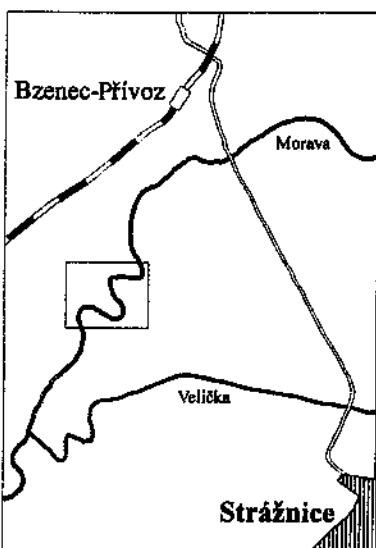
Vlastní zájmové území, nacházející se sz. od Stražnice (obr. 1), je tvořeno údolní nivou se třemi výraznými meandry řeky Moravy a jejich bezprostředním okolím s charakteristickou flórou a faunou. Mnohé druhy, které toto území obývají, patří mezi ohrožené nebo silně ohrožené. Příkladem



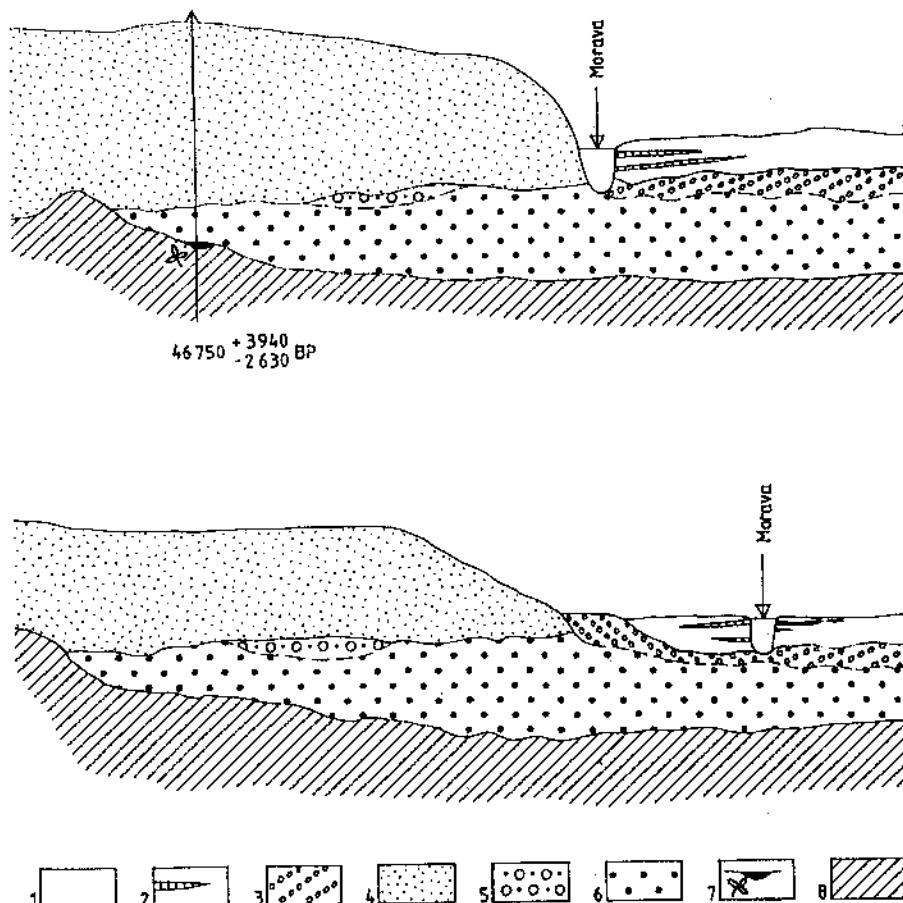
může být silně ohrožený ledňáček říční a písík obecný nebo břehule říční, která v počtu 500 páru toto území obývá.

Oblast přírodní památky „Osyané břehy“ je budována jednak holocenními fluviálními uloženinami údolní nivy, spočívajícími na fluviálních sedimentech svrchnopleistocenního až holocenního stáří, jednak fluviálními písčitými štěrkami a navátymi písky svrchního pleistocénu. V jejich podloží jsou sedimenty neogenního, resp. svrchnomiocenního stáří. Vzájemný vztah mezi výše uvedenými sedimenty je vyjádřen v modelovém příčném profilu nivou Moravy, zkonztruovaném na základě starších vrtných prací realizovaných v této oblasti, včetně výsledků nových výzkumů (obr. 2).

Ve dně údolní nivy vystupují fluviální klastika, jejichž mocnost, zjištěná mimo zájmové území, přesáhla místy 10 m. Jde o ocelově šedé petromiktiní písčité štěrky. Na základě radiokarbonové analýzy zuhelnatlého dřeva nalezeného ve fluviálních jílech, navrtaných na bázi svrchnopleistocenních písčitých štěrků v hloubce 40,8 m na pravém břehu Moravy v Bzenci-Přívozu, tedy nedaleko lokality „Osyané břehy“, bylo stanoveno jejich stáří na $46\,750 \pm 2\,630 - 3\,940$ let B.P. Vrtnými pracemi bylo zjištěno, že fluviální písčité štěrky sahají místy mimo nivu až do vzdálenosti 1 700 m z. od jejího dnešního okraje. Dále od řeky fluviální písčité štěrky vykliňují a váté písky leží přímo na sedimentech svrchního miocénu. V jejich nadloží byly kromě eolicích písků zjištěny místy také písky deluvioelické a patrně i fluviolakustrinné. Rozsah těchto sedimentů, zejména navátych písků ukládaných z. a sz. větry je výrazně redukován erozivní činností řeky Moravy. Sedimentace a resedimentace popsaných svrchnopleistocenních až holocenních fluviálních písčitých štěrků v nivě Moravy pokračovala často do středního, v některých případech až do svrchního holocénu.



Obr. 1. Situační plánek studovaného území „Osyané břehy“.



Obr. 2. Příčné profily údolní nivy řeky Moravy a jejím okolím.
 1 – povodňové hlíny; 2 – subfossilní půdy; 3 – fluviální písčité štěrky (pozdní glaciál-holocén); 4 – navátky píska; 5 – fluviolakustrinní a fluviální sedimenty; 6 – fluviální písčité štěrky (svrchní pleistocén); 7 – šedé, slabě písčité jíly s úlomky zuhelnatělých dřev (s datováním ^{14}C); 8 – neogenní píska a jíly.

Nejmladšími sedimenty nivy jsou šedohnědé, rezavěhnědé, skvrnité, 4–6 m mocné povodňové hlíny, které se počaly ukládat ve středním, zejména však ve svrchním holocénu. V povodňových hlínách, příp. ve fluviálních písčích v jejich těsném podloží, se nachází často zuhelnatělé kmeny dubu, jilmu a jiných dřevin, jejichž stáří bylo stanoveno u Strážnice na 1940 ± 90 B.P. Období sedimentačního klidu v době ukládání povodňových hlín dokládají 1 až 2 horizonty subfossilních půd. Od 10. stol. n. l., zejména však od 12. stol. n. l., docházelo k výraznějšímu zvýšení hladiny podzemní vody v důsledku významných změn v hydrologickém režimu, které se projevily celkovým zvýšením vodních stavů. Dosud suché deprese, včetně celé údolní nivy, byly podmáčeny a zaplavovány, což mělo za následek zhoršení podmínek pro stávající osídlení. Nejmladší povodňové hlíny, k jejichž ukládání docházelo od přelomu 12. a 13. stol., zarovnaly povrch údolní nivy prakticky na současný stav.

Jihovýchodně od Bzence-Přívozu je na okraji nivy zachován relikt terasy s relativní výškou povrchu 0,5–1 m nad údolní nivou. Na složení relativně dobře zaoblených valounů se podílí převážně křemen, matrix je písčitá až písčito-jílovitá, zrnitostně špatně vytříděná.

Většinu zájmového území pokrývají navátky píska, nejlépe odkryté v plošně rozsáhlé pískovně otevřené při s. okraji chráněného území a v nárazových březích meandrů řeky Moravy („Osypané břehy“). Sledovatelné jsou též

v drobných zářezech lesních cest. Navátky této lokality jsou převážně jemně až středně, v menší míře hrubě zrnitě, nevápnité, zrnitostně relativně dobře vytříděné a výrazně vrstevnaté. Jejich barva je obvykle žlutá až světle plavěhnědá, v menší míře světle šedožlutá. Zahliněním při povrchu získávají tmavší hnědě až hnědošedé odstíny. Vátky píska jsou tvořeny převážně křemem, jehož množství kolísá obvykle mezi 82 a 95 %. V menší míře jsou zastoupena zrna živců, úlomky glaukonitického pískovce, hnědošedých rohovců a zrna těžkých minerálů. Křemen je přítomen nejčastěji v podobě zaoblených, většinou průhledných nebo čirých zrn, v menší míře byla zjištěna také zrna našedlého, příp. načervenalého, neprůhledného křemene (PELÍŠEK 1949). Křemenná zrna mívají v mnoha případech sekundárně matovaný povrch, charakteristický pro uloženiny vzniklé eolickou činností. Dále od řeky fluviální písčité štěrky vykliknou a vátky píska leží přímo na sedimentech svrchního miocénu.

Výrazná vrstevnatost eolických sedimentů, velmi dobré pozorovatelná zejména v již zmíněné stěně pískovny, je představována střídáním obvykle málo mocných poloh v charakteristickém protáhle čočkovitém vývoji. V profilu se nepravidelně střídají převážně píska jemně až středně zrnitě s méně častými vložkami písků hrubě zrnitých. V rámci zrnitostního spektra převládají frakce jemně a středně zrnitě, zastoupení prachové frakce nepřesahuje obvykle 5 %. Také obsah hrubě psamitického podílu bývá

velmi nízký, a jeho maximum se pohybuje v rozmezí 0,5–1 mm. Zrnitostní analýzy vzorků navátych písků z pískovny situované v bezprostřední blízkosti studované lokality ukazují, že Md_{mm} kolísá v rozmezí 0,281–0,294 ($Mf = 1,76–1,83$), stupeň vytřídění S_o se pohybuje v rozmezí 1,27–1,38 ($Fo = 0,58–0,78$) a hodnota Sk_I (–0,4 až –0,11) se blíží dokonale symetrii zrnitostní křivky. Asociace průhledných těžkých minerálů je charakterizována dominantním postavením granátu a významným zastoupením amfibolu. Obsah granátu kolísá v rozmezí 36,9 až 51,8 % z celkového obsahu analyzovaných zrn, zastoupení amfibolu dosahuje 18,6 až 28,2 %. Významnou měrou se na skladbě spektra průhledné těžké frakce podílí v některých případech také staurolit (5,6–11,3 %), zirkon (10,4–21,5 %) a rutil (do 7,7 %). Ostatní těžké minerály jsou zastoupeny maximálně několika málo procenty.

Ve vrstevním sledu byly místy, zejména ve spodní části vrstevního profilu, zjištěny průběžné až protáhle čočkovité polohy drobnozrnného štěrčíku nebo hrubozrnného písku s příměsí valounové komponenty. Velikost valounů, většinou dobře zaoblených a zakulacených, tvořených převážně křemenem, dosahuje místy až 2 cm. Nejvyšší partie pískov-

ny jsou tvořeny fluviálními písky a štěrky. Na stěnách pískovny jsou pozorovatelné projevy recentní vodní eroze ve formě drobných zemních pyramid a výplavových kuželů.

Při okraji údolní nivy vystupují morfologicky velmi nápadné písečné duny, jejichž osy jsou orientované ve směru sz.-jv. Tato orientace, přestože v jižní části oblasti navátych písků není obvykle příliš výrazná, je v zájmovém území shodná s průběhem podélných os písečných přesypů v s. části oblasti navátych písků (HAVLÍČEK, ZEMAN 1986) a indikuje převládající směry větrů v období tvorby a ukládání psamitického materiálu (VITÁSEK 1936).

Literatura

- DLABAČ, M. - PLIČKA, M. (1959): Příspěvek ke geologii vátých písků mezi Rohatcem a železniční stanicí Strážnice-Přívoz. – Sbor. Ústř. Úst. geol., Geol., 25, 121–133. Praha.
 HAVLÍČEK, P. - ZEMAN, A. (1986): Kvartérní sedimenty moravské části vídeňské pánve. – Antropozoikum, 17, 9–41. Praha.
 PELŠEK, J. (1949): Přesopové písky jižní Moravy. – Příroda, 42, 1–2, 15–18. Brno.
 VITÁSEK, F. (1936): Pískové přesypy na dolní Moravě. – Sbor. III. sjezdu čsl. geogr. v Plzni 1935, 94–97. Praha.