

УДК 55.624.131.1

**ІНЖЕНЕРНО-ГЕОЛОГІЧНА ХАРАКТЕРИСТИКА ПОРІД
ЛЕСОВО-ГРУНТОВОЇ СЕРІЇ ОПОРНОГО РОЗРІЗУ НОВО-МИЛЯТИН
(ПАСМОВЕ ПОБУЖЖЯ)**

А. Богуцький, П. Волошин

*Львівський національний університет імені Івана Франка,
бул. П. Дорошенка, 41, м. Львів, 79000, Україна*

Пасмове Побужжя – єдиний на Малому Поліссі геоморфологічний район з лесовим покривом на всіх шести лесових пасмах. Леси головно верхньоплейстоценові, потужністю до 10 м. Наведено детальний опис опорного лесового розрізу Ново-Милятин, а також проаналізовано вивчені тут інженерно-геологічні властивості самостійних лесових, палеогрунтових і палеокріогенних горизонтів.

Ключові слова: Пасмове Побужжя, леси, поховані ґрунти, інженерно-геологічні властивості, просадочність.

Пасмове Побужжя – єдиний на Малому Поліссі геоморфологічний район з лесовим покривом. За межами Пасмового Побужжя леси трапляються головно невеликими островівцями на Радехівській денудаційній рівнині.

Пасмове Побужжя складене з шести лесових пасом, розділених широкими (1–3 км) плоскодонними заболоченими долинами. З півночі на південь А. Маліцький виділив такі пасма [5]: Смереківське, Куликівське з Яречівським валом, Грядецьке, Малехівське, або Дублянське, Винниківське та Дмитровицьке, або Чижиківське. Ширина пасом також змінюється в межах 1–3 км, іноді більше. Пересічна відносна висота пасом над заболоченими долинами не перевищує 30–40 м. Пасма полого піднімаються до Розточчя, з яким часто утворюють чіткий уступ заввишки до 80 м.

Ми на Пасмовому Побужжі вивчили кілька найповніших розрізів, проаналізували розрізи численних свердловин, матеріали інженерно-геологічних досліджень і маємо підстави стверджувати, що найбільш типовими розрізами лесово-грунтової серії Пасмового Побужжя треба вважати Ново-Милятин, Ременів, Ново-Яричів (усі вони розташовані на Куликівському пасмі), Підберізьці (Винниківське пасмо) та ін. За опорний ми прийняли розріз Ново-Милятин (кар’єр цегельного заводу), вивчений він найповніше, на різних стінках і на всю потужність лесово-грунтової серії плейстоцену.

Пасма Побужжя вкриті верхньоплейстоценовими лесами, добре стратифікованими з широким розвитком кріогенних деформацій.

Залагають леси на пісках, шаруватих, мулистих, супіщано-суглинистих породах, ритмічно-шаруватих пачках тощо.

Ядром пасом постійно слугують верхньокрейдові породи, головно мергелі. Підняття поверхні верхньоплейстоценових відкладів здебільшого збігаються з підняттями пасом.

Нижче наведено детальний опис опорного розрізу Ново-Милятин (див. рисунок). Геоморфологічно це привододільний схил у межах Куликівського лесового пасма Пасмового Побужжя (Мале Полісся).

	Потужність, м
Сучасний чорноземовий ґрунт, опідзолений (І)*.	0,0–1,2
Горизонт <i>H</i> потужністю до 0,35 м складений темно-сірими супісками. Супіски тріщинуваті, макропористі, порушені оранкою. В нижній частині чітка біляста підзольиста присипка. З соляною кислотою не взаємодіють. Перехід ясний.	
Горизонт <i>I</i> потужністю до 0,85 м складений супісками жовтувато-бурими. Супіски дрібно-грудкуваті, макропористі, з білястою присипкою за структурними окремостями. З соляною кислотою не взаємодіють. У шарі багато кротовин до 10 см у діаметрі, наповнених матеріалом горизонту <i>H</i> , а також червоточин діаметром до 1 см з аналогічним наповнювачем.	
Нижній контакт за зміною кольору і смугою бурого озалізнення ясний.	
Надкрасилівський лес (2e).	1,2–1,6
Супіски палеві, порівняно однорідні, однак перероблені і червоточинами, і кротовинами. Тут значно менше, ніж у горизонті <i>I</i> сучасного ґрунту. Нижній контакт фіксований смугами бурого озалізнення.	
Красилівський підгоризонт (2δ) (похованій діяльний шар фінальноплістоценового палеокріогенного етапу). Супіски сірі, голубувато-сірі, рідше палеві, оглеєні, макропористі. В шарі велика кількість псевдоміцелію, немало дутіків до 3,0 см у діаметрі. Шар переповнений зализисто-мангановими новоутвореннями діаметром до 3,0 мм. Трапляються також плями (до 5–7 см) і смуги бурого озалізнення по вертикальних тріщинах. Місцями внаслідок озалізнення супіски набувають бурого відтінку. В шарі немало зализистих новоутворень типу кілець Лізеганга. Трапляються кротовини діаметром до 10,0 см, наповнені головно матеріалом горизонту <i>H</i> сучасного ґрунту. Нижній контакт за зменшенням щільності й смugoю бурого озалізнення, потужністю до 1 см, ясний.	1,6–2,2
<i>Порівняно однорідний лесовий горизонт (підгоризонти 2б, 2в, 2г).</i> Горизонт складений лесами палевими, а з глибини 4–5 м з явним бурим відтінком, неясно шаруватими, що нерідко виокремлене смугами бурого озалізнення. По всьому шару інтенсивно взаємодіють з соляною кислотою. Повсюди трапляються зализисто-манганові новоутворення, карбонатні щільні конкреції діаметром до 3 см, плями гумусу. Кількість плям різко збільшується в напрямі до підошви шару (підгоризонт 2δ), де їхній діаметр досягає 5–7 см. Нижній контакт за появою “грив” сизих голубуватих суглинків дубнівського википного ґрунту; він хвилястий, ясний.	2,2–6,2

<i>Наддубнівська соліфлюкція (2а).</i> Це складно плікативно деформований шар. Складений головно зі щільних, світло-коричневих, карбонатних суглинків з лінзами складної конфігурації описаних вище лесів і голубувато-сірих суглинків дубнівського викопного ґрунту, що залягають нижче. Максимальна потужність лінз – до 0,4 м, за протяжністю – до 1,0–1,5 м. По периметрах лінз – смуги бурого озалізnenня. Потужна (до 2,5 см) смуга бурого озалізnenня простежена по нижньому kontaktovі шару.	6,2–7,1
<i>Дубнівський викопний ґрунт (3).</i>	7,1–7,6
Основна маса шару складена жовтувато-сірими суглинками з явним голубуватим відтінком, щільними. З соляною кислотою взаємодіють слабко. Суглинки макропористі, просякнуті гідрооксидами заліза. Це і численні складнохвилясті смуги, і новоутворення типу кілець Лізеганга, плями, і нарешті, велика кількість залізистоманганових примазок і конкрецій діаметром до 3 мм. У весь шар дубнівського ґрунту розсічений вертикальними тріщинами. Верхній контакт інкрустований карбонатами. Нижній контакт різкий, складнохвилястий, зі смугами бурого озалізnenня, часто щільними (до ортзанду).	
Біля нижнього контакту зафіковано лінзи матеріалу, переповненого псевдоміцелем, дуже пухкого. Потужність таких лінз – до 0,2 м.	
<i>Нижній горизонт верхньоплейстоценових лесів (4).</i> У ньому виділено два підгоризонти. У верхньому (4б) суглинки червонуваті, бурхливо закипають з соляною кислотою, макропористі, у нижній частині з добре вираженою неповністю посткріогенною текстурою (висота сітки – до 0,5 см, ширина – до 1 см, зрідка більше). По текстурних окремостях є плівки гідрооксидів заліза. Нижній контакт шару 7 – за появою “грив” гумусованих суглинків горизонту H горохівського викопного ґрунтового комплексу, що залягає нижче.	7,6–8,2
<i>Надгорохівська соліфлюкційна пачка (4а).</i> Сірі та зеленкувато-сірі суглинки, оглесні, з добре вираженою неповністю посткріогенною текстурою. В шарі багато лінз гумусованих суглинків горизонту H горохівського комплексу потужністю до 0,1 м. Переход по суцільному матеріалі горизонту H горохівського комплексу.	8,2–8,6
<i>Горохівський викопний ґрунтовий комплекс (5).</i> Добре виражений по всій стінці та диференційований на наступні головні генетичні горизонти.	8,6–10,0
Горизонт H потужністю до 0,5 м складений суглинками безструктурними, темно-сірими, з коричневим відтінком, макропористими, зі слідами соліфлюкційної деформа-	

ності. В нижній частині шару велика кількість червоточин і кротовин. Нижній контакт нерівний, язикуватий. Горизонт *E* потужністю 0,1 м представлений тонкоплитчастими білястими супісками (пудрою), з коричневим відтінком, переповнений залізисто-мангановими новоутвореннями. Перехід ясний.

Горизонт *I* потужністю 0,7 м складений суглинками жовтувато-оранжевого кольору, легкими, до підошви шару піщанистими, з добре вираженою комірковою текстурою (діаметр комірок – до 0,5 см), озарізними, з плямами сизого оглеєння.

Шаруваті осади середнього плейстоцену, складені переваруванням жовтувато-сірих супісків, суглинків і бурих пісків.

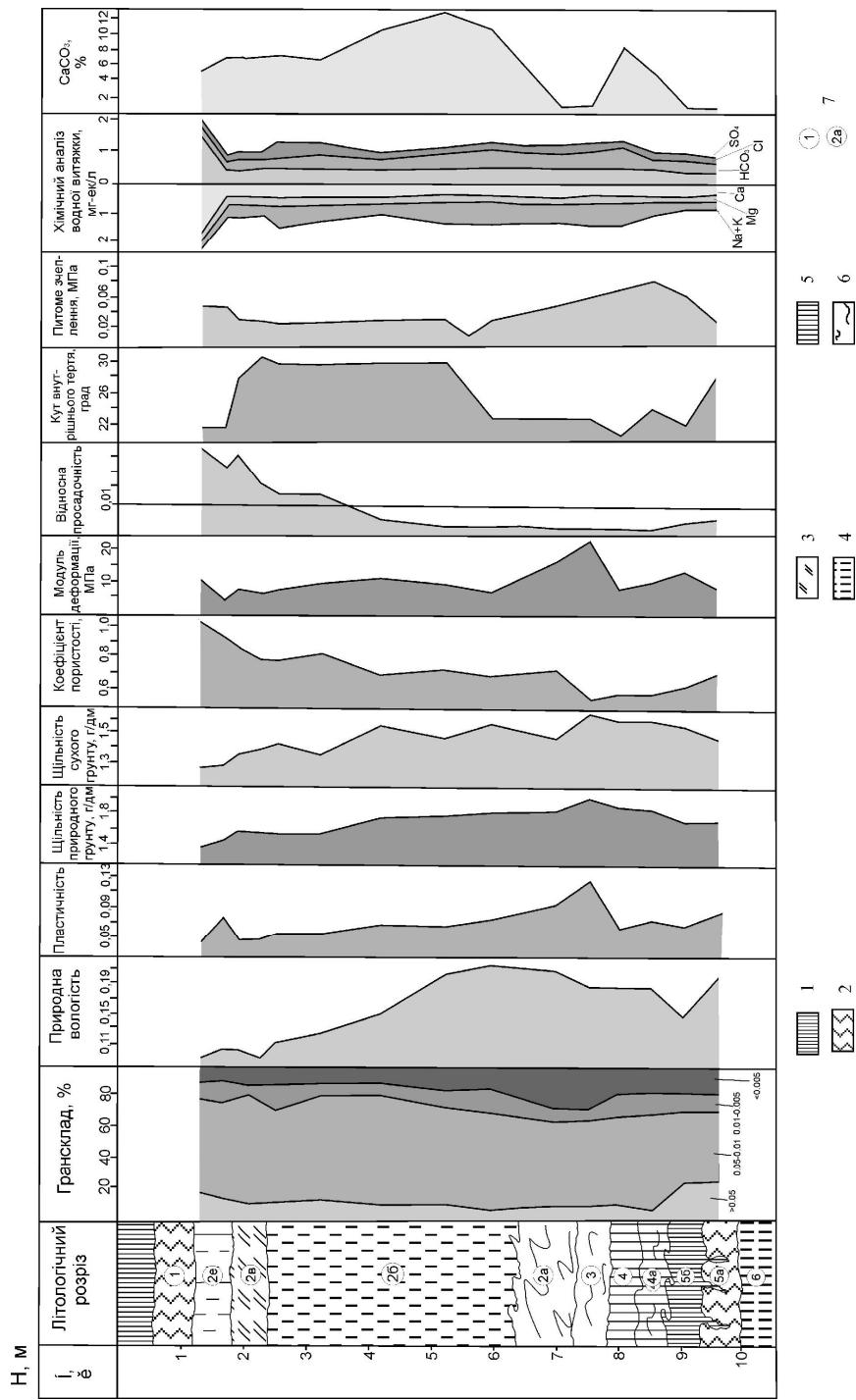
9,7–10,0 м
(розкрита
потужність)

Лабораторні дослідження складу та властивостей ґрунтів окремих лесових, палеогрунтових і палеокріогенних горизонтів свідчать про деякі закономірності їхнього розподілу в розрізі. Вони узагальнені на рисунку, з якого бачимо, що виділені під час польового опису стратиграфічні одиниці (горизонти і підгоризонти), які формувалися у дещо відмінних палеогеографічних умовах, мають дещо індивідуальний склад і властивості. Ця індивідуальність за різними показниками неоднакова.

Найконтрастніше ця закономірність простежена за вмістом глинистих частинок. У лесах верхнього горизонту верхньоплейстоценових лесів їхня кількість не перевищує, як звичайно, 8–12 %, а в нижній частині шару зростає до 15–16 %. У ґрунтах наддубнівської соліфлюкційної пачки вона збільшується до 21–23 %, у лесах нижнього горизонту верхньоплейстоценових лесів становить 17–18 %. З гранулометричним складом тісно корелює показник пластичності ґрунтів. У лесах верхнього горизонту верхньоплейстоценових лесів пластичність змінюється від 0,06 до 0,08, для ґрунтів нижнього горизонту верхньоплейстоценових лесів становить до 0,08, а у наддубнівській соліфлюкційній пачці та дубнівському ґрунті досягає 0,13, у ґрунтах горохівського викопного ґрунту коливається від 0,07 до 0,09.

Природна вологість ґрунтів верхнього горизонту верхньоплейстоценових лесів, які сформувалися за сухих холодних умов, змінюється від 0,10 до 0,21. У верхній частині шару вона не перевищує 0,12–0,15, у нижній становить 0,18–0,21. Суттєве зростання природної вологості з глибиною зумовлене наявністю в підошві слабкофільтрувальних ґрунтів наддубнівської соліфлюкційної пачки та дубнівського ґрунту, на поверхні яких накопичується гравітаційна волога. Значення цього показника для ґрунтів наддубнівської соліфлюкції і дубнівського ґрунту становить 0,21–0,22. У лесах нижнього горизонту верхньоплейстоценових лесів цей показник знижується до 0,19. Гумусовий горизонт горохівського комплексу має природну вологість 0,15, іловіальний горизонт – 0,20.

Мікростратиграфію лесово-ґрунтової товщі добре відображають показники щільнності, зокрема коефіцієнт пористості. Найбільш пухкими є леси верхнього горизонту верхньоплейстоценових лесів. Їхній коефіцієнт пористості змінюється від 0,96 у верхній частині шару до 0,74 у нижній. Леси нижнього горизонту верхньоплейстоценових лесів значно щільніші. Вони мають коефіцієнт пористості 0,60–0,62. Коефіцієнт пористості дубнівського викопного ґрунту, по суті, є найнижчим і становить 0,58–0,68. Коефіцієнт пористості ґрунтів горохівського викопного комплексу змінюється у досить широких



Інженерно-геологічні властивості порід лесового розрізу Ново-Милятин: 1 – горизонт H сучасних і викопних ґрунтів; 2 – горизонт I сучасних і викопних ґрунтів; 3 – леси супіщані; 4 – леси оглеєння; 5 – горизонти супінності; 6 – супінності; 7 – номери стратиграфічних горизонтів, підгоризонтів.

Межах; для гумусового горизонту, сильно порушеного процесами кріогенезу він становить 0,66, для ілювіального горизонту – 0,74.

Одна з найважливіших характеристик лесів – просадковість – зафіксована лише у верхній частині верхнього горизонту верхньоплейстоценових лесів, який у цій частині має найменші щільність (коєфіцієнт пористості – 0,82–0,96) і природну вологість (0,10–0,13). Усі інші страти-графічні елементи ґрунтової товщі непросадочні.

Міцнісні характеристики (кут внутрішнього тертя і питоме зчеплення) також досить добре відображають мікростратиграфію. Лесові горизонти мають високі значення кута внутрішнього тертя ($30\text{--}31^{\circ}$), за винятком найпухкішого, переробленого сучасним ґрунтоутворенням, лесу підгоризонту 2б і невелике питоме зчеплення (0,02–0,04 МПа). У викопних ґрунтах кут внутрішнього тертя не перевищує, як звичайно, $23\text{--}25^{\circ}$, а питоме зчеплення досягає 0,09 МПа.

Модуль деформації лесових горизонтів не перевищує 10 МПа, для викопних ґрунтів, особливо найщільнішого – дубнівського – він зростає до 25,0 МПа.

Вміст карбонатів кальцію у верхньому горизонті верхньоплейстоценових лесів коливається від 5,7 до 13,2 %, у нижньому – від 5,3 до 8,3 %. Викопні ґрунти практично відміті від карбонатів кальцію, його кількість у дубнівському викопному ґрунті переважно становить 0,5 %, горохівському комплексі – 0,3 %.

Як засвідчили результати аналізу водних витяжок, ґрутовий масив практично повністю відмітій від легкорозчинних солей. Їхній вміст не перевищує 1,0–1,5 мг-екв/л. Незначне відносне збільшення вмісту солей, яке фіксують переважно у викопних ґрунтах, дає змогу розглядати їх як своєрідні геохімічні бар’єри.

Дослідження інженерно-геологічних властивостей лесових, палеогрунтових і палеокріогенних горизонтів опорного розрізу Ново-Милятин підтверджують на їхню індивідуальність, яка може слугувати своєрідним індикатором під час розчленування лесових товщ, а також під час вирішення багатьох прикладних проблем.

Доцільно також наголосити, що й особливості будови лесово-ґрунтової серії Пасмового Побужжя, і інженерно-геологічні властивості лесових і палеогрунтових горизонтів, а також розвиток палеокріогенезу дуже близькі до аналогічних показників лесів і викопних ґрунтів плейстоцену Волинської височини [2, 3].

-
1. Богуцкий А.Б. Антропогенные покровные отложения Волыно-Подолии // Антропогенные отложения Украины. К.: Наук. думка, 1986. С. 121–132.
 2. Богуцкий А.Б., Волошин П.К. Цикличность лессовой толщи юго-запада Восточно-Европейской платформы и инженерная стратиграфия // Теория цикличности лессов и практика инженерно-геологических изысканий. М.: Наука, 1985. С. 111–120.
 3. Богуцкий А.Б., Волошин П.К. Роль криогенных процессов в формировании инженерно-геологических свойств лессов // Теория цикличности лессов и практика инженерно-геологических изысканий. М.: Наука, 1985. С. 131–138.
 4. Богуцкий А.Б., Богуцкий О.А., Волошин П.К. Лесовый покров Волинской височини // Українське Полісся: вчора, сьогодні, завтра: Зб. наук. праць. Луцьк: Надтир'я, 1998. С. 105–107.
 5. Malicki A.Z morfologii Nadbuża Gzędowego // Kosmos. T. 61. Z. 1. Serja A. Rozprawy. 1936. S. 71–81.

**ENGINEERING-GEOLOGICAL CHARACTERISTICS OF THE LOESS-SOIL SERIES
DEPOSIE NOVO-MYLIATYN KEY PROFILE (PASMOVE POBUZHIA)****A. Bogucki, P. Voloshyn***Ivan Franko National University of Lviv,
P. Doroshenko St., 41, UA – 79000 Lviv, Ukraine*

The Pasmove Pobuzhia is the only geomorphic region with loess cover on all six loess ridges within the Male Polissia province. This is mainly Upper Pleistocene loess of up to 10 m deepness. The paper deals with the description of the Novo-Myliatyn key profile, as well as with the detailed engineering-geological study of the separate loess and palaeo-soil horizons.

Key words: Pasmove Pobuzhia, loess, fossil soils, engineering-geological properties.

**ИНЖЕНЕРНО-ГЕОЛОГИЧЕСКАЯ ХАРАКТЕРИСТИКА ПОРОД ЛЕССОВО-
ГРУНТОВОЙ СЕРИИ ОПОРНОГО РАЗРЕЗА НОВО-МИЛЯТИН
(ГРЯДОВОЕ ПОБУЖЬЕ)****А. Богуцкий, П. Волошин***Львовский национальный университет имени Ивана Франко,
ул. П. Дорошенко, 41, г. Львов, 79000, Украина*

Грядовое Побужье – единственный на Малом Полесье геоморфологичний район с лессовым покровом на всех шести лессовых грядах. Лессы преимущественно верхнеплейстоценовые, их мощность до 10 м. Приведено детальное описание опорного лессового разреза Ново-Милятин, а также проанализированы изученные здесь инженерно-геологические свойства самостоятельных лессовых, палеопочвенных и палеокриогенных горизонтов.

Ключевые слова: Грядовое Побужье, лессы, ископаемые почвы, инженерно-геологические свойства, просадочность.

Стаття надійшла до редколегії 19.02.2008

Прийнята до друку 20.09.2008