

Katedra Geotechniki
Zachodniopomorski Uniwersytet Technologiczny w Szczecinie
cyprian@zut.edu.pl, seulcyprian@wp.pl

CYPRIAN SEUL

Warunki geologiczno-inżynierskie na obszarze strefy krawędziowej Wzgórz Warszewskich

Engineering-geological conditions in the edge zone of the Warszewo Hills

Słowa kluczowe: Wzniesienia Szczecińskie, strefa krawędziowa, procesy geodynamiczne, ility septariowe, parametry geotechniczne, awarie budowlane

Key words: Szczecińskie Hills, edge zone, morainic plateau, geodynamic process, septaria clay, geotechnical parameters, building failures

ZARYS TREŚCI

Rozwój budownictwa na przełomie XX i XXI w. przyczynił się do przeznaczenia terenów wokół miast dla celów budowlanych, zarówno mieszkaniowych i usługowych, jak i przemysłowych. Jednym z takich obszarów są północne dzielnice Szczecina. Strefa krawędziowa wysoczyzny morenowej charakteryzuje się znacznymi deniwelacjami, a co się z tym wiąże, wzmożonymi procesami geodynamicznymi. W pracy przedstawiono charakterystykę morfologiczną form terenu występujących w szeroko pojętej strefie krawędziowej. Wydzielono trzy podstawowe obszary (część wysoczyznowa, stok, zbocze), oraz podnóże stoku, dla których przedstawiono podstawowe cechy geologiczno-inżynierskie oraz problemy, jakie się pojawiają podczas posadowienia oraz w czasie eksploatacji obiektów inżynierskich, a także skutki nieprzemyślanej ingerencji w środowisko przyrodnicze i konsekwencje wynikające z rozpoznania błędnie lokalnie podłoża gruntowego.

WSTĘP

Tendencje rozwojowe współczesnego miasta zakładają zmniejszenie liczby mieszkańców w jego centrum, a tym samym budowę na obrzeżach miasta osiedli

mieszkańczych (sypialnie). Jednym z potencjalnych miejsc rozwoju Szczecina jest obszar tak zwanych Wzgórz Warszawskich. W ciągu ostatnich 20 lat obszar wykorzystywany rolniczo lub rekreacyjnie (ogródki działkowe) został przeznaczony pod zabudowę rozproszoną (małe osiedla domków jednorodzinnych oraz wielorodzinne osiedla o niskiej zabudowie). Rozbudowywano również sieć dróg osiedlowych oraz głównych ciągów komunikacyjnych między Szczecinem a Policami. Podczas prac ziemnych stare systemy melioracyjne zostały zniszczone. Powodowało to zmiany stosunków wilgotnościowych w podłożu gruntowym, które wpływają na niektóre procesy geodynamiczne (np. pęcznienie, procesy osuwiskowe, spęływanie). Zmniejszenie powierzchni infiltracyjnej dla wód opadowych na skutek budowy dróg chodników itp. powoduje zwiększenie spływu powierzchniowego wód opadowych, a przez to wzmożenie procesów niszczących (między innymi erozji podłoża czy też lokalnie sufozji). W niniejszej pracy przedstawiono ogólnie budowę geologiczną, charakterystykę morfologiczną oraz warunki wodne Wzgórz Warszawskich pod kątem oceny podłoża budowlanego oraz jego wpływu na posadowienie i eksploatację obiektów budowlanych na omawianym obszarze. Północny rejon Szczecina charakteryzuje się trudnymi warunkami geologiczno-inżynierskimi. W dalszej części pracy podano przykłady posadowienia obiektów w strefie krawędziowej wysoczyzny, problemy, z jakimi spotykają się projektanci, a także skutki wynikające ze zmian parametrów wytrzymałościowych w gruncie, między innymi w wyniku ingerencji człowieka.

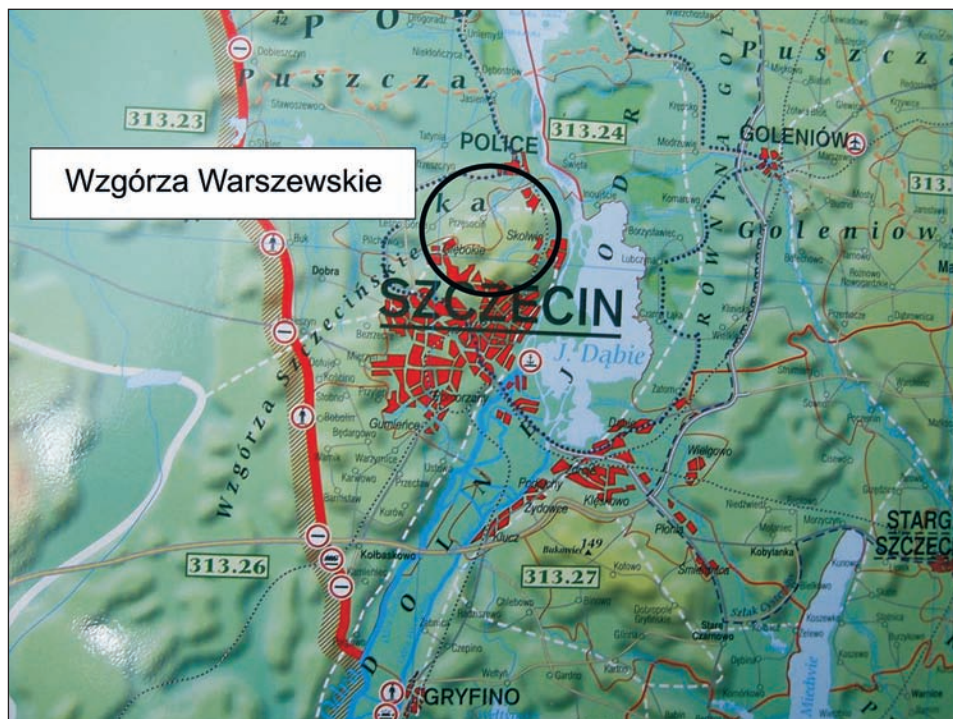
POŁOŻENIE WZGÓRZ WARSZEWSKICH

W północno-zachodniej Polsce między Szczecinem a Policami na lewym brzegu Odry naprzeciw jeziora Dąbie znajdują się Wzgórza Warszawskie. Administracyjnie obszar należy do powiatu szczecińskiego i polickiego. Według podziału Kondrackiego (2000), obszar Wzgórz Warszawskich należy do Wzniesień Szczecińskich (313.26), które wchodzi w skład Pobrzeża Szczecińskiego będącego częścią Pobrzeża Południowobałtyckiego (Ryc. 1).

Od wschodu obszar ogranicza dolina Dolnej Odry, od południa i południowego zachodu obniżenie niecki Niebuszewa, a od zachodu i północy obniżenie doliny równiny Wkrzańskiej (Borówka 2002).

Najwyższy punkt znajduje się w północnej części Szczecina w dzielnicy Warszewo i wynosi 130,9 m n.p.m. (Wielecka Góra). Najniższy, to poziom Odry (ok. 0,0 m n.p.m.). Rozciągłość równoleżnikowa i południkowa wynosi około 8 km.

W krajobrazie wysoczyzny wyróżnia się wzniesienie na obrzeżach, poprzecinane głęboko wciętymi dolinkami, co nadaje „górzysty charakter” omawianemu obszarowi (Ryc. 2).

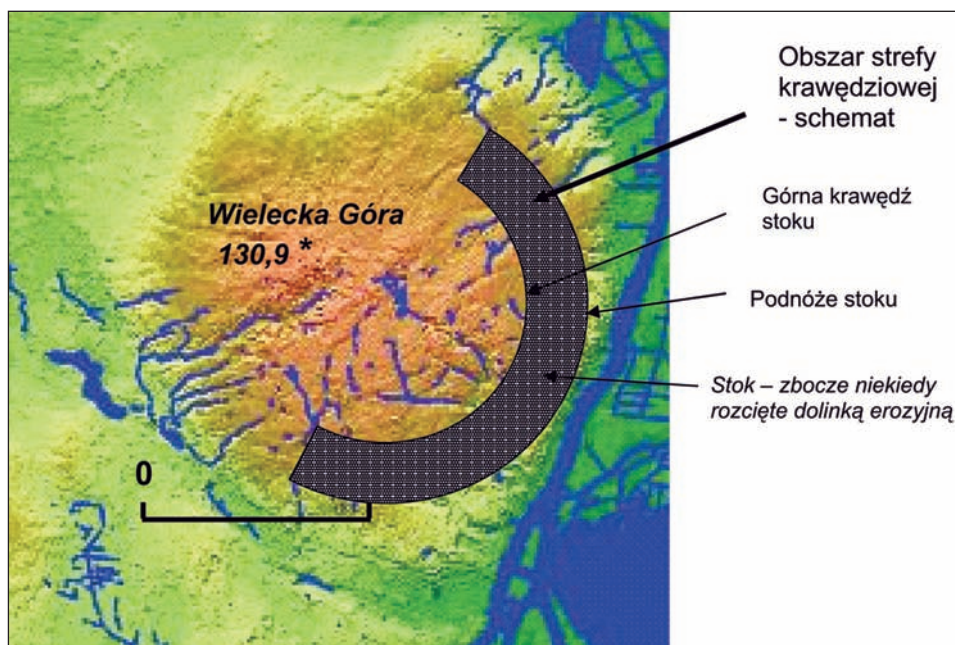


Ryc. 1. Położenie Wzgórz Warszawskich
Fig. 1. Location of Warszewo Hills

OGÓLNA CHARAKTERYSTYKA MORFOLOGICZNA

Pod względem morfologicznym Wzgórza Warszawskie są znacznie urozmaicone. Występują tu formy pochodzenia lodowcowego, wodnolodowcowego, rzecznoego, eolicznego, denudacyjnego oraz antropogenicznego.

Formy pochodzenia lodowcowego obejmują wyższe partie Wysoczyzny Warszawskiej i reprezentowane są przez wzgórza morenowe o wysokościach względnych dochodzących do 10 m. Jedynie w północnej części omawianego obszaru występuje niewielki fragment wysoczyzny morenowej płaskiej o deniwelacjach mniejszych niż 2 m. Warto zaznaczyć, że cała wysoczyzna Wzniesień Szczecińskich powstała w czasie wcześniejszych zlodowaceń, a ostatnie nasunięcie tylko przemodelowało starsze formy przykrywające je cieką warstwą osadów ostatniego zlodowacenia. Wysoczyzna morenowa zbudowana jest z zaburzonych osadów glacialnych przemieszanych z oligoceńskimi piaskami i iłami septarioowymi z piaskami i glinami (Berendt 1921). Obszar wysoczyzny charakteryzuje się znaczną zmiennością warstw. Występują liczne deformacje glacitektoniczne



Ryc. 2. Szkic hipsometryczny (<http://gis.um.szczecin.pl>) – położenie strefy krawędziowej
 Fig. 2. Hypsometric sketch (<http://gis.um.szczecin.pl>) – the location of the edge zone

z wyciśniętymi łuskami iłów oligoceńskich, a nawet fragmentów węgla brunatnych (lignitu). Współczynniki zmienności poziomej [Wzp] Kowalskiego (1988) wynoszą niekiedy powyżej 30. Spadki terenu w strefie krawędziowej wysoczyzny są znaczne i często przekraczają 15%. Na obszarach wierzchowinowych występują często bezodpływowe obniżenia (okresowo lub stałe wypełnione wodą) oraz dolinki (tylko niektóre z nich wykorzystywane są przez ciek).

Formy pochodzenia wodnolodowcowego występują przeważnie na obrzeżach Wysoczyzny z wyjątkiem obniżenia doliny Odry w postaci nieciągłych płątów. W południowej części przyklejone do wysoczyzny morenowej są terasy kemowe powstałe w końcowej fazie arealnego zaniku pokrywy lodowej podczas tworzenia się obniżenia Niecki Niebuszewa. Od strony zachodniej i północnej terasy kemowe przechodzą w równinę. Na obszarze Wzgórz Warszewskich występują też pojedyncze niewielkie pagórki kemowe. Wody lodowcowe z okresu wytapiania wytworzyły liczne dolinki oraz niewielkie zagłębienia po martwym lodzie. Utwory kemowe zbudowane są z piasków pylastych, drobnych i średnich, często przewarstwionych piaszczystymi pyłami, a nawet glinami pylastymi. Maskują one urozmaiconą rzeźbę lodowcową. Układ warstw utworów kemowych jest przeważnie prosty lub złożony. Współczynniki zmienności [Wzp] nie przekraczają 10. Powstałe dolinki erozyjne wycięte są przeważnie w osadach

lodowcowych, a na obrzeżach wysoczyzny w osadach wodnolodowcowych. Dna dolinek wypełnione są osadami piaszczystymi, a nawet organicznymi, często przykrytymi piaskami i glinami deluwialnymi. Jedną z bardziej charakterystycznych rynien glacialnych rozcinaną i nadbudowywaną w okresach późniejszych jest dolina Żółwinki. Znajduje się ona w północnej części Wzgórz Warszawskich w dzielnicy Szczecina – Skolwin. Odprowadza ona wody w kierunku doliny Odry. W jej dolinie i na obrzeżach obok glin morenowych występują zaburzone glaciotektoniczne septariowe iły oligoceńskie oraz piaski i żwiry wodnolodowcowe, a części końcowej znajdują się piaszczyste stożki napływowe. Na stokach doliny Żółwinki występują intensywne procesy osuwiskowe, które przyczyniły się nawet do zmiany lokalizacji projektowanego w latach siedemdziesiątych ubiegłego wieku osiedla mieszkaniowego.

Formy pochodzenia rzecznego są to przeważnie dna dolinek rzecznych, które powstawały pod koniec plejstocenu i w holocenie. Wody opadowe wykorzystywały rynny i doliny fluwioglacialne, rozcinając i nadbudowując je materiałem piaszczystym i organicznym. Występują one na obszarze zarówno wysoczyznowym, jak i na stokach, rozcinając je oraz u podstawy lokalnej bazy erozyjnej, gdzie miąższość osadów rzecznych jest największa. Od strony wschodniej znajduje się dolina Dolnej Odry nadbudowana kilkoma terasami pochodzenia rzeczno-rozlewiskowego (Karczewski 1968). Od strony południowej u podnóża wysoczyzny w korycie powstała dolina rzeczna, wykorzystując dolinę wód roztopowych powstała prawdopodobnie jeszcze przed nasunięciem ostatniego lądolodu.

Formy pochodzenia eolicznego występują w postaci niewielkich form wydmych na zachodnich obrzeżach wysoczyzny, której podłożem są terasy kemowe oraz w północnej części omawianego terenu na terasie kemowej oraz najwyższej terasie rzeczno-rozlewiskowej. Są to niewielkie wydmy o wysokościach względnych do 2 m, zbudowane z piasków drobnych.

Niekiedy zalegają na wierzchołkach, tworząc niewielkie pokrywy piaszczyste lub na zawietrznych stokach dolinek erozyjnych.

Formy pochodzenia denudacyjnego występują na obszarze Wzgórz Warszawskich przeważnie na obszarach o dużych spadkach terenu. Do najważniejszych można zaliczyć stoki wysoczyzny, na których występują suche dolinki, a u podnóża często stożki napływowe. Podstawowym procesem na stokach są ruchy masowe. Na obszarze strefy krawędziowej zaznaczają się osuwiska. Widoczne są też obszary, na których zachodzi spęływanie. Zjawiska te występują szczególnie tam, gdzie w podłożu znajdują się zaburzone glaciotektoniczne septariowe iły oligoceńskie.

Formy powstałe w wyniku depozycji osadów organicznych. W południowej części u podnóża wysoczyzny Wzgórz Warszawskich w obniżeniu doliny łączącej jezioro Głębokie z doliną Odry znajduje się równina torfowa wypełniająca obniżenia. Na wierzchołkach Wysoczyzny występują niewielkie równiny torfo-

we wypełniające oczka powstałe po wytopieniu brył martwego lodu. Miąższość utworów organicznych (torfy, namuły a niekiedy gytie) sięga nawet kilku metrów.

Formy pochodzenia antropogenicznego powstały w wyniku działalności człowieka. Do głównych form zaliczyć można wały przeciwpowodziowe i groble w dolinie Odry, różne obiekty liniowe (wykopy i nasypy drogowe przecinające Wysoczyznę oraz nasyp kolejowy ciągnący się w południowej i wschodniej części Wzgórz Warszawskich), pozostałości po kopalniach surowców ceramicznych oraz żwirowniach – wyrobiska i glinianki niekiedy wypełnione wodami opadowymi i infiltracyjnymi. W jednym z wyrobisk po eksploatacji ilów oligoceńskich w ostatnich latach wybudowano osiedle czterokondygnacyjnych budynków mieszkalnych, w których po kilku latach eksploatacji zanotowano pęknięcia i zarysowania. Istniejące wyrobiska w strefie krawędziowej wysoczyzny w niektórych miejscach przyczyniają się do rozwoju osuwisk oraz uruchomienia procesów pełzania, których wcześniej nie notowano.

BUDOWA GEOLOGICZNA

Obszar Niziny Szczecińskiej leży o obrębie większej jednostki mezozoicznej nazywanej Niecką Szczecińską (Marek 1997; Stupnicka 1989) wchodzącą w skład paleozoicznych waryscyjskich struktur orogenicznych należących do paleozoicznej platformy europejskiej (Dadlez 1983).

Z okresu paleozoiku pozostały skały wulkaniczne, a pod koniec paleozoiku powstawały anhydryty i sole w cyklach solnych (Werra, Stassfurt, Leine, Aller) podścielane wapieniami i dolomitami. Spąg osadów cechsztyńskich zalega poniżej 4 km (Marek 1997). Na skutek halokinezy osady te często przebijają młodsze warstwy w postaci diapirów i poduszek solnych. W omawianym rejonie nie przebijają utworów mezozoicznych.

W triasie deponowane były serie osadowe litofacji wapienno-dolomitycznej (Marek 1997). Prawdopodobnie już wówczas obszar ten połączony był z Morzem Tetydy. Okres jurajski pozostawił miąższe osady wapienne, dolomitowe, wapienno-margliste i margle, na których znajdują się serie ilasto-mułowcowe z syderytami i wapienno-margliste. W okresie kredowym deponowane były osady ilasto-muliste z wkładkami marglistymi lub pirytami czy też fosforytami. Pod koniec kredy (mastrycht) podczas ruchów laramijskich, w czasie regresji morskiej osadzała się kreda pisząca i wapień margliste, na których nieciągłe zalegają krzemionkowo-wapienne opoki. Miąższość osadów mezozoicznych jest znaczna i sięga 3 km.

We wczesnym okresie paleogeńskim obszar Niecki Szczecińskiej był płytkim zbiornikiem wodnym z licznymi wyspami. W głębszych strefach deponowane były osady mułkowo-ilaste, w strefie płytkiej piaski kwarcowe, a po wkroczeniu morza eoceńskiego rozpoczęła się również sedymentacja osadów

mułkowo-ilastych. W czasie oligocenu deponowane były osady ilaste, w których wytworzyły się kongregacje margliste, ilasto-żelaziste i ilasto-margliste, nazywane septariami. Pod koniec oligocenu w fazie regresji morskiej w płytkich zatokach powstawały serie piasków kwarcowych ze znaczną domieszką kongregacji żelazistych „kule szczecińskie” oraz ilaste piaski łuszczycowe (Piotrowski 1982, 1983). Na omawianym obszarze we wczesnym miocenie rozwinięta była sieć rzeczna z kierunkiem odpływu ze Skandynawii ku Wielkopolsce. Przeważa akumulacja limniczna. W obniżeniach dolinnych osadzały się piaski i mułki z wkładkami organicznymi. W górnym miocenie i w pliocenie, między innymi na skutek ruchów tektonicznych, rozwinęła się znacznie sieć rzeczna. Powstały głębokie rozcięcia erozyjne niekiedy do utworów eoceńskich, a nawet kredowych. W obniżeniach deponowane były piaski drobne i mułkowe z seriami organicznymi, z których wytworzyły się cienkie pokłady węgla brunatnych.

Na tak urozmaiconą powierzchnię porozcinaną dolinami erozyjnymi i wypełnioną piaskami, mułkami i iłami w okresie plejstoceniowym nasuwały się kilkakrotnie lądolody skandynawskie. Obecnie podłoże przedczwartorzędowe w rejonie Wzgórz Warszawskich znajduje się na rzędnej od około -30 m n.p.m. do -80 m n.p.m.

Podczas zlodowaceń południowopolskich na obszarze Pomorza Zachodniego nastąpiło najstarsze nasunięcie lądolodu (Dobrcki 1982; Piotrowski 1982). Wkraczający lądolód erodował i zaburzał podłoże trzeciorzędowe, poszerzając i pogłębiając obniżenia dolinne. Podczas transgresji lądolodu, oprócz egzaracji, podłoże zostało wypełnione piaskami, glinami morenowymi oraz materiałem piaszczysto-żwirowym. Na obszarze Wzgórz Warszawskich występują dwa poziomy gliny morenowych (Dobrcki 1982; Piotrowski 1982), rozdzielone lokalnie osadami piaszczystymi. W okresie interglacjału mazowieckiego następowało odtworzenie sieci dolinnej oraz erozja osadów glacialnych. Na ten okres szacuje się pionowe ruchy neotektoniczne, które znacznie przyczyniały się do erozji. Na taką przeobrażoną powierzchnię wkraczały lądolody zlodowaceń środkowopolskich. Wyróżnia się przynajmniej dwa nasunięcia związane ze zlodowaczeniem Odry (Mojski 1995), nazywanym również zlodowaczeniem Odry i Warty (Lindner i in. 1995). Nasunięcie lądolodu częściowo zniszczyło i zaburzyło swoje podłoże, tworząc rozległe o miększe struktury glacitektoniczne (Dobrcki 1982). Zostały osadzone wówczas porwaki neogeńskich „piasków szczecińskich” i oligoceniowych iłów septariowych. W przekroju geologicznym Szczegółowej Mapy Geologicznej (ark. Szczecin) widoczne są porwaki utworów przedczwartorzędowych wśród osadów glacialnych zlodowaceń środkowopolskich (Dobrcki 1982) oraz bruki rezydualne na glinach morenowych z okresów interstadialnych. Porwaki glin morenowych i piasków wodnolodowcowych zlodowaceń południowopolskich zmieszanych ze starszymi iłami i piaskami oraz fragmentami węgla brunatnego zalegały wśród glin morenowych zlodowacenia środkowopolskiego (Piotrowski 1982). Po ociepleniu

się klimatu i wytopieniu się lądolodu środkowopolskiego w okresie interglacjalu eemskiego rozwinęła się sieć rzeczna nawiązująca do szkieletu sieci rzecznej z poprzednich okresów międzylodowcowych oraz do starszych głównych struktur tektonicznych (Schoeneich 1962). Procesy erozyjne odtwarzały niektóre starsze doliny rzeczne, które istniały już w paleogenie czy neogenie oraz w interglacjale wielkim (Dyjur 1991), rozcinając je i wypełniając osadami rzeczny. Prawdopodobnie wówczas Wzgórza Szczecińskie zostały podzielone na leżący na południowym zachodzie Wał Stobniański oraz wzgórze Warszawskie (Karczewski 1968) rozdzielone doliną erozyjną odprowadzającą część wód w kierunku południowo-wschodnim (Niecka Niebuszewska). Wraz z rozwojem roślinności pojawiały się w osadach rzecznych i zastoiskowych muły organiczne i torfy. Zlodowacenie północnopolskie znacznie przemodelowało podłoże. W czasie nasunięcia fazy maksymalnej (leszczyńskiej) złożona została pokrywa glin morenowych o nie zawsze ciągłym charakterze. Część osadów zlodowacenia środkowopolskiego została wyerodowana na wschód i zachód od Wzgórz Warszawskich (Piotrowski 1982), a szczytowe partie zostały częściowo zaburzone i ścięte egzarycyjnie.

Podczas deglacjacji lądolodu występowała zarówno akumulacja, jak i erozja materiału wodnolodowcowego. Przy arealnym zaniku lądolodu z fazy pomorskiej na obszarze wzgórz Warszawskich tworzy się szereg form szczelinowego pochodzenia. Topniejący lądolód zostawił serie piasków lodowcowych, piasków i mułków teras kemowych, a w warunkach subglacjalnych nawet fragmenty form ozowych. W dalszym etapie deglacjacji tworzą się poziome terasowe równiny Odrzańsko-Zalewowej (Karczewski 1968, 2007). Najwyższy z nich (IV) sięga rzędnej ponad 20 m n.p.m. i dochodzi do terasy kemowej północnej i północno-zachodniej części wzgórz Warszawskich.

Na Wzgórzach Warszawskich rozwijały się procesy erozyjno-denudacyjne. Powstawały wtedy dolinki erozyjne o promienistym przebiegu. Po zmianie reżimu hydraulicznego z południowego na północny nastąpiło szybkie obniżenie bazy erozyjnej i wzmoczenie intensywności procesów erozyjnych. Powstały najniższe terasy Równiny Odrzańsko-Zalewowej. Pogłębione zostały wówczas liczne dolinki erozyjne ze stożkami napływowymi u ich wylotach. W warunkach peryglacjalnych zachodzą w dalszym ciągu intensywne procesy denudacyjne na stokach wysoczyzny. Przebieg dolinek uzależniony jest od litologii podłoża (Piotrowski 1982). Część tych dolinek jest obecnie zawieszona i nawiązuje do poziomu teras rzecznorozlewiskowych.

Z okresu przełomu plejstocenu i holocenu pochodzą pokrywy eoliczne maskujące lokalnie rzeźbę. Występują one zarówno na obszarze teras kemowych „przyklejonych” do Wzgórz Warszawskich, jak i na wierzchowinach morenowych jako niewielkie wydmy oraz równiny piasków przewianych (Piotrowski 1982). Typowe paraboliczne wydmy występują na północny-wschód na obszarze

Równiny Wkrzańskiej, wskazując na zachodnią cyrkulację na przełomie plejstocenu i holocenu (Stankowski 1963). Baza erozyjna, jakim była Odra w okresie jeziora Ancylusowego znajdowała się na rzędnej ok. –15 m n.p.m., stąd wąskie i głębokie dolinki odprowadzające wody z obszaru wysoczyzny. W tym czasie rozwijały się ruchy masowe w strefie krawędziowej wysoczyzny. Różnica wysokości między wierzchowinami a ówczesną doliną Odry wynosiła kilkadziesiąt metrów na niewielkich odcinkach. W okresie Atlantyckim w czasie transgresji litorynowej znacznie podniósł się poziom Bałtyku i nastąpiło powolne zasypywanie dna rzeki osadami aluwialnymi. Ujściowe stożki dolinek cieków ulegały powolnemu zatorfieniu. W dnach niektórych dolinek również pojawiły się osady organiczne (torfy i namuły) przykryte później piaskami, a nawet glinami deluwialnymi. W okresie historycznym obszar Wzgórz Warszawskich został znacznie przekształcony antropogenicznie. Wraz z rozbudową miasta część terenów przeznaczano pod zabudowę. We wschodniej części dolnej strefy krawędziowej u podnóża wysoczyzny od końca XIX w. rozwinęła się dzielnica przemysłowa miasta (huta, papiernia, stocznie, fabryka chemiczna), liczne cegielnie funkcjonujące na bazie miejscowego surowca, jakim są oligoceńskie iły septariowe występujące na całym obszarze jako porwaki przedczwartorzędowe wśród osadów lodowcowych. Wybudowane nabrzeża portowe wzdłuż Odry, a pod koniec XIX w. linia kolejowa przyczyniły się do rozwoju urbanizacyjnego obszaru.

CHARAKTERYSTYKA HYDROGEOLOGICZNA

Pod względem hydrogeologicznym omawiany obszar należy do plejstocenijskiej wysoczyzny morenowej. Postglacjalne dolinki (Matkowska 1983) wykorzystywane są przez źródła i cieki, które zbierają wodę, tworząc system drenażowy wód podziemnych. Cały obszar zalicza się do obszarów o skomplikowanych warunkach hydrogeologicznych. Poziom wody gruntowej występuje na różnych głębokościach. Woda infiltracyjna charakteryzuje się swobodnym zwierciadłem. W licznych soczewkach i przewarstwieniach piaszczystych zwierciadło wody gruntowej występuje pod ciśnieniem. Poziom stabilizacji wód podziemnych jest na bardzo różnych głębokościach. Związane jest to z orografią wysoczyzny oraz przestrzennym ułożeniem warstw przepuszczalnych (piaski i żwiry), słabo przepuszczalnych (piaski gliniaste, pyły piaszczyste, pyły i gliny) oraz nieprzepuszczalnych (iły pylaste i iły). Jeden główny poziom stabilizuje się na poziomie morza (Odry). Nie ma on jednak istotnego wpływu na własności geologiczno-inżynierskie podłoża budowlanego w strefie krawędziowej wysoczyzny. Poziom wodonośny tworzą dwie lub trzy przepuszczalne warstwy osadów wodnolodowcowych i zastoiskowych. W zachodniej części Wysoczyzny znajduje się ujęcie wód podziemnych (Pilchowo), a w północnej ujęcie Mścięcino oraz znajdujące

się na Wysoczyźnie ujęcie Skolwin. Południowe i wschodnie stoki wysoczyzny są znacznie przekształcone antropogenicznie (obszar intensywnie zabudowany) i przy intensywnych opadach deszczu zdarzają się lokalne podtopienia, a niekiedy wzrost erozji bocznej w ciekach, zaś istniejący system burzowo-kanalizacyjny nie zawsze jest w stanie odprowadzić nadmiar wód opadowych. Na stokach niepokrytych roślinnością występują intensywne procesy ablacji deszczowej, a u podnóża stoku zdarzają się wysięki i młaki.

CHARAKTERYSTYKA GEOLOGICZNO-INŻYNIERSKA STREFY KRAWĘDZIOWEJ

Pod względem geologiczno-inżynierskim całą strefę krawędziową wysoczyzny Wzgórz Warszawskich można podzielić na trzy podstawowe części.

1. część wysoczyznowa z górną krawędzią stoku (miejsce infiltracji wód opadowych),

2. stok (zbocze), niekiedy rozcięte dolinką erozyjną (obszar spływu wód powierzchniowych i gruntowych),

3. podnóże stoku (miejsce gromadzenia się osadów stokowych oraz wysięku wód gruntowych).

W części wysoczyznowej w podłożu gruntowym wśród gruntów niespoistych występują przeważnie piaski drobne i średnie wilgotne. Są one średniozagęszczone. Grunty spoiste reprezentowane są przez morenowe piaski gliniaste, gliny piaszczyste i gliny oraz przemieszane z nimi brązowe, oliwkowe, szare i nawet czarne oligoceńskie ropy pylaste. Grunty spoiste są przeważnie wilgotne w stanie twaroplastycznym, a nawet półzwartym. Posadowienie obiektów inżynierskich z reguły nie nastręcza problemów. Jednak w miejscach, gdzie występują płytko zaburzone i złuskowaczone ropy oligoceńskie zaczynają się pojawiać problemy z posadowieniem obiektów oraz ich zabezpieczeniem przed niekorzystnymi procesami geodynamicznymi, doprowadzające niekiedy do awarii budowlanej w przypadku nadmiernego nawilgocenia ropy oligoceńskich, wśród których dominują minerały z grupy smektytu i illitu. Grunty te pod wpływem wilgoci podlegają pęcznieniu i znacznie zwiększają swoją objętość. Przykładem może być awaria budynku dwukondygnacyjnego przy ul. J. Dierżonia w dzielnicy Szczecin-Warszewo. Podczas wykonywanych w latach osiemdziesiątych XX w. prac ziemnych związanych z budową ciepłociągu dla tej dzielnicy zostały przerwane stare funkcjonujące od początku XX w. systemy melioracyjne, które utrzymywały stałą wilgotność w ropy. Po zniszczeniu systemu drenarskiego wody opadowe, nie mogąc odpływać, znacznie nawilgotniły ropy, które zwiększając swoją objętość, przyczyniły się do znacznego popęknięcia budynku. Podobna sytuacja miała miejsce w innym miejscu Szczecina, gdzie podłożem budowlanym są zaburzone ropy oligoceńskie, wśród których znajdują się niewielkie soczewki i wkładki piaszczyste. Przy budowie

sieci kanalizacyjnej i wodociągowej wzdłuż ulicy wykonano wykop, który nie został zabezpieczony. Po opadach deszczu pojawiła się woda w wykopie, uplastyczniając grunty ilaste. Uruchomiły się wówczas procesy osuwiskowe, przyczyniając się do powstania znacznych pęknięć ścian budynku (Paczkowska, Seul 2009).

Na obszarze wysoczyznowym w miejscu źródłiskowym cieku Warszewiec znajdują się przykryte piaskami deluwialnymi grunty organiczne o miąższości nawet kilku metrów. Wymusza to konieczność pośredniego posadowienia, co znacznie podnosi koszty budowy. Posadowienie obiektów na zboczach strefy krawędziowej jest bardziej utrudnione.

Występują w tej strefie znaczne nachylenia terenu, a przy często zmiennym i zaburzonym ułożeniu warstw geologicznych prawidłowe rozpoznanie nastrocza wiele problemów. Do utworów morenowych niekiedy „doklejone” są np. utwory terasy kemowej, które maskują glacialne podłoże. Przy zmianach warunków wilgotnościowych uruchamiają się często procesy osuwiskowe, co w efekcie doprowadza do awarii budowlanych. Obszar strefy krawędziowej charakteryzuje się złożonymi i skomplikowanymi warunkami geologiczno-inżynierskimi. Przy omawianiu tej strefy zostaną podane przykłady awarii budowlanych występujących na tym obszarze z uwzględnieniem przyczyn i skutków.

Przykładem może być awaria budynków mieszkalnych posadowionych na południowym stoku wysoczyzny przy ul. Lompy w Szczecinie (Bryl 1989, 1992). Zbocze to charakteryzuje się niewielkim nachyleniem (<5 %). Jednak zaburzone ily oligoceńskie przykryte kemowymi osadami pylastymi i piaskami drobnymi przy zwiększeniu wilgotności stanowiły powierzchnię poślizgu osadów nadległych, na których posadowione były ławy fundamentowe. Dodatkową przyczyną pęknięcia budynków było nierównomierne osiadanie z tytułu niezakończonego procesu konsolidacji iłów oraz zmian wilgotnościowych wynikających chociażby z nieszczelnej kanalizacji deszczowej.

Wybudowana linia kolejowa ze Szczecina do Trzebieży Szczecińskiej przechodzi przez tereny strefy krawędziowej wysoczyzny na obszarze iłów zaburzonych glacitektoniczne w dzielnicy Szczecina Żelechowa. Są to obszary osuwiskowe oraz o potencjalnych możliwościach rozwoju osuwisk. Do połowy lat sześćdziesiątych XX w. (prawie 100 lat eksploatacji tej linii kolejowej) nie zanotowano osuwania się torowiska. Wraz z budową Zakładów Chemicznych w Policach, wykonano podcięcie stoku i dobudowano drugi tor kolejowy. Podczas prac ziemnych wykonany został system drenarski mający regulować wilgotność podłoża zbudowanego z zaburzonych iłów septariowych. Podczas prac ziemnych zniszczony został (przynajmniej częściowo) stary drenaż ceramiczny wykonany podczas budowy linii kolejowej jeszcze w XIX w. Przez ponad 10 lat eksploatacji linii kolejowej nie zauważano niekorzystnych zjawisk geodynamicznych. W drugiej połowie lat siedemdziesiątych zostały zwiększone obciążenia dynamiczne przez zwiększanie nacisku na oś wagonów. Na skutek

nieprawidłowo funkcjonującego drenażu nastąpiło nawilgotnienie ilów zalegających w podłożu, a dodatkowo zwiększone obciążenia dynamiczne spowodowały zjawisko tiksotropii, które uruchomiło procesy osuwiskowe. Efektem tego była w 1980 r. katastrofa polegająca na zsunięciu się torowiska (Błądzka, Bryl 1990). Po wykonaniu zabiegów zabezpieczających (zmiana geometrii skarpy), dodatkowy system odwodnień zatrzymał proces osuwania się torowiska. Po 7 latach (w 1988 r.) nastąpiło ponowne uruchomienie procesów osuwiskowych. Pomiary geodezyjne wykazały przemieszczenie poziome torów kolejowych o 1,6 m, a pionowe o 0,6 m (Błądzka, Bryl 1990). Wykonywane przez ponad rok badania inklinometryczne potwierdzały istniejące czynne osuwisko. Na linii kolejowej wykonywano tylko doraźne uzupełnienia podtorza, co doprowadziło w 1990 r. do dalszych osunięć i zamknięcia jednego toru. Prowadzone badania stateczności zbocza, a częściowo też skarpy, na której znajduje się torowisko dla plastycznych i twaroplastycznych ilów, często przewarstwionych piaskami, które dodatkowo nawilgatniają ily wyraźnie wskazują na utratę stateczności przy uwzględnieniu obciążeń dynamicznych (Bryl 1986; Błądzka, Bryl 1990)

Jednym z najbardziej klasycznych przykładów awarii budowlanych na skutek nie do końca przemyślanych działań inwestycyjnych jest wybudowanie w na początku lat siedemdziesiątych budynku socjalnego (stołówka) dla „Huty Szczecin” na czynnym osuwisku ilów oligoceńskich w dolnej strefie krawędziowej stołu przy ważnym szlaku komunikacyjnym (drogowym i kolejowym) ze Szczecina do Polic.

Po kilku latach eksploatacji widoczne były zarysowania budynku, a precyzyjne pomiary geodezyjne wykazały przemieszczenie się budynku o kilka centymetrów, a nawet niewielkie obrócenie względem kierunków świata. Po wybudowaniu Zakładów Chemicznych w Policach zarówno na drodze oraz linii kolejowej znacznie wzrósł ruch pojazdów. Nałożenie się kilku czynników przyczyniło się do wzmocnienia procesów osuwiskowych:

- pierwszym z nich jest ukształtowanie terenu (znaczne nachylenie zbocza), co ułatwia rozwój ruchów masowych,
- następny to skomplikowana budowa podłoża (zaburzone osady),
- kolejnymi są podatne na zmiany wilgotnościowe i łatwo poddające się tiksotropii oligoceńskie ily septariowe,
- ostatni to wzmoczony ruch pojazdów (obciążenia dynamiczne).

Wydawałoby się, że podnóże strefy krawędziowej jest pozbawione problemów z posadowieniem i eksploatacją obiektów inżynierskich. Jednakże i w tym obszarze napotyka się na niekorzystne zjawiska utrudniające prace ziemne i posadowienie obiektów oraz ich eksploatację. Obszar ten charakteryzuje się najmniejszymi spadkami terenu oraz prostymi i złożonymi warunkami gruntowymi. Budują go przeważnie grunty deluwialne i koluwialne. W obniżeniach zalegają

grunty organiczne o miąższości nawet kilku metrów, które niekiedy są przykryte piaskami rzecznyymi czy piaskami i glinami deluwialnymi. Wymaga to konieczności dokładnego zaprojektowania badań terenowych. Nie zawsze jest to zauważane przez projektantów. Podstawowym mankamentem tej strefy jest płytko zalegająca woda gruntowa. Ze względu na sąsiedztwo wysoczyzny o znacznych kumulacjach zwierciadło napięte ma charakter artezyjski. Podczas prac ziemnych przy przerwaniu warstwy gruntów nieprzepuszczalnych i słabo przepuszczalnych występuje zalewanie wykopów. Rozluźnione piaski zmniejszają swoje zagęszczenie, a nawet zdarzają się zjawiska sufozji polegającej na wypłukiwaniu drobniejszych cząstek i rozluźnieniu podłoża. Wraz z rozwojem miasta niektóre ciekłe czy obszary bagienne zostały zasypane. W centrach dawnych miast były zasypywane fosy i rozbierane mury. Na obrzeżach, przy braku dokumentacji archiwalnych, nie zawsze można określić przed przystąpieniem do prac terenowych, jakich gruntów można się spodziewać w podłożu. Mapa Geologiczna sprzed 1945 r. w skali 1:25 000 (Berendt 1921), podobnie jak Szczegółowa Mapa Geologiczna Polski w skali 1:50 000 dla rozwiązań geologiczno-inżynierskich jest za mało dokładna. Na przykład w obniżeniu Niecki Niebuszewskiej (podnóże Wzgórz Warszawskich) niektórzy projektanci projektują nadbudowę istniejących kilkadziesiąt lat budynków dwukondygnacyjnych, które nie wykazują np. żadnych spękań (prawidłowo posadowione i eksploatowane). Projektant – konstruktor liczy dodatkowe obciążenia, uwzględniając istniejące fundamenty i wykonując przy tym odkrywki fundamentów. Pod fundamentami przeważnie jest wykonana podsypka piaskowa i jeśli podłożo nie zostanie zbadane głębiej (co niestety się często zdarza), to jeśli na większych głębokościach będą występować grunty o słabszych parametrach wytrzymałościowych (np. pyły z gliny pylaste) podłożo może nie przenieść dodatkowego obciążenia i nastąpią typowe objawy nadmiernego czy nierównomiernego osiadania. W obniżeniu Niecki Niebuszewa znajduje się lokalnie nawet kilkumetrowa warstwa gruntów organicznych, często nadbudowana jedno- lub dwumetrową warstwą piasków rzecznych i deluwialnych, które przeniosą niewielkie obciążenia. Jednak przy dodatkowym dociążeniu obiektu może nastąpić np. utrata nośności lub większe od przewidywanego osiadanie.

PODSUMOWANIE

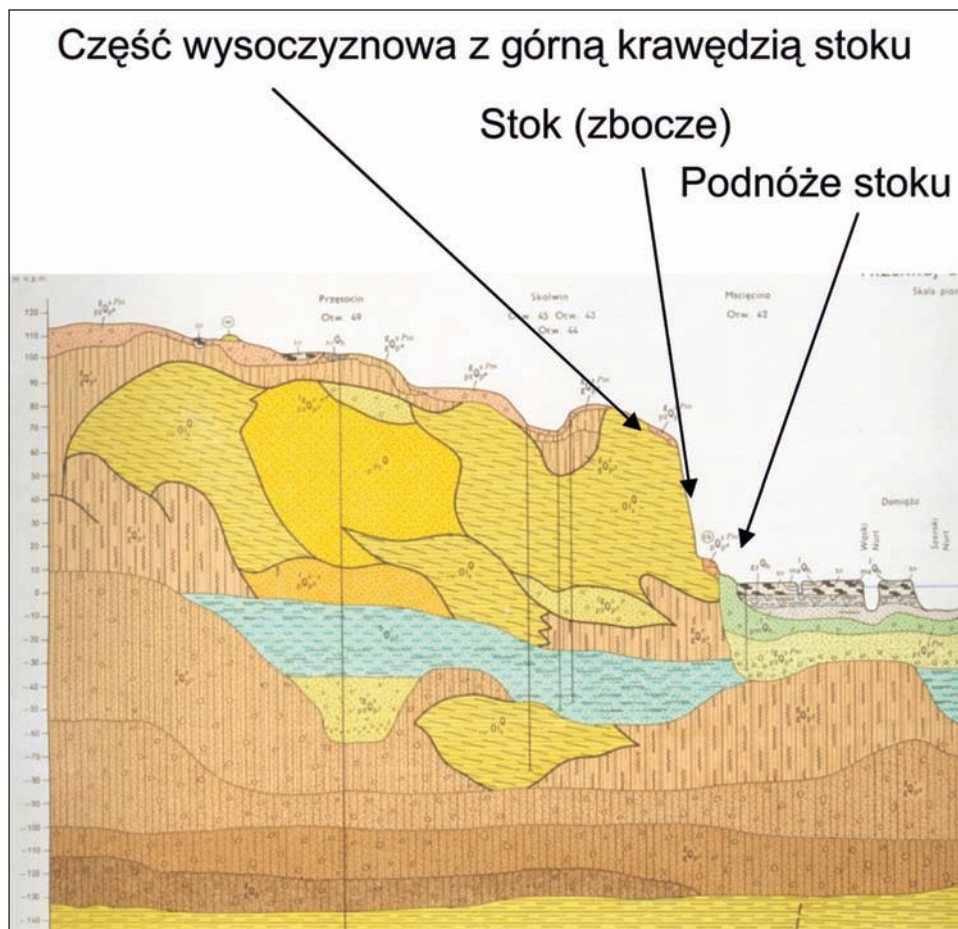
Rejon strefy krawędziowej wysoczyzny Wzgórz Warszawskich jako obszar młodoglacjalny nałożony na starsze struktury glacialne należy do trudnych (skomplikowanych) zarówno pod względem ukształtowania powierzchni, jak i zróżnicowania osadów, co w konsekwencji prowadzi do różnorodności intensywności procesów geodynamicznych.

Istniejące osady spoiste, które przeważają na omawianym obszarze (przemieszane, zaburzone i złuskowaczone ropy oligoceńskie z materiałem morenowym oraz gliny i pyły) wykazują znaczną podatność na zmiany wilgotnościowe podłoża. Wykazujące stabilność zbocza, zbudowane z ropy pod wpływem nawilgotnienia zmniejszają swoje parametry wytrzymałościowe. Np. septariowe ropy oligoceńskie będące w stanie półzwarłym ($I_L = 0,0$) charakteryzują się kątem tarcia wewnętrznego (φ) nawet do 15° , spójnością (c) do 60–70 kPa i modułem odkształcenia pierwotnego (E_0) około 30 MPa, lecz na skutek tiksotropii czy zwiększenia wilgotności naturalnej przechodzą do stanu plastycznego i miękkoplastycznego, obniżając znacznie swoje parametry. Kąt tarcia wewnętrznego (φ) dla ropy oligoceńskich spada nawet do 0° , spójność (c) do 20 kPa, a moduł odkształcenia pierwotnego (E_0) nawet do poniżej 5 MPa. Uruchamiane są wówczas procesy osuwiskowe (utrata stateczności zbocza (stoku) czy bardzo powolne prawie niezauważalne w krótkim czasie ruchy pełzania gruntu).

Skomplikowane ułożenie warstw gruntu powoduje znaczne zróżnicowanie poziomu wody gruntowej nawet na obszarze przeznaczonym do posadowienia niewielkiego budynku jednorodzinnego, co może utrudnić prawidłowe zaprojektowanie posadowienia. Drenaż wód podziemnych w strefie krawędziowej, a szczególnie w jej dolnej części, powodując wysięki i młaki, nie sprzyja robotom ziemnym oraz czasem niekorzystnie wpływa na eksploatację obiektów budowlanych. W zaburzonych glacitekonicznie ropy pojawiają się niekiedy laminy piaszczyste, przez które przeciska się woda i nawet niewielkie sączenia wody (nie zawsze precyzyjnie oceniane podczas badań terenowych) mogą przyczynić się do zalewania wykopów czy już po wykonaniu inwestycji do nadmiernego zawilgocenia fundamentów i ścian.

Zbyt duża ingerencja w zmiany rzeźby terenu (budowa ulic i ciągów komunikacyjnych na obszarze o dużych spadkach), zmniejszenie retencji i zwiększenie spływu powierzchniowego przyczynia się do wzmożenia niektórych procesów geodynamicznych (np. ablacja deszczowa). Szczególnie jest to widoczne po deszczach nawalnych. Skutkiem tego są bruzdy erozyjne tworzące się podczas wymywania materiału i formowane stożki napływowe u podnóża form.

Jednym z trudniejszych do opanowania zjawisk jest pełzanie (proces powolny) oraz procesy osuwiskowe (głębokie niekiedy powierzchnie poślizgu) w ropy oligoceńskich czy zaburzonych glinach morenowych.



Ryc. 3. Strefa krawędziowa na tle przekroju geologicznego (Piotrowski 1982)

Fig. 3. The edge zone against the background of the geological cross section (Piotrowski 1982)

LITERATURA

- Berendt F., 1921: *Geologische Karte von Preussen und benachbarten Bundesstaaten*, Blatt Stettin, Berlin
- Błądzka J., Bryl B., 1990: *Analiza przyczyn osunięcia się skarpy nasypu kolejowego na linii Szczecin – Trzebież Szczecińska*. Prace Naukowe Politechniki Szczecińskiej 418, IIW 35. Geotechnika VI, s. 135–144.
- Borówka R. K., 2002: *Środowisko Geograficzne*, [w:] *Przyroda Pomorza Zachodniego* (red. R. K. Borówka) OFICYNA IN PLUS. Szczecin, s. 6–102.
- Bryl B., 1986: *Wielkość stref odkształceń plastycznych w podłożu z ilów oligoceńskich w rejonie osuwiskowym Stołczyzna*. Prace Naukowe Politechniki Szczecińskiej. IIW nr 322. Geotechnika II, s. 27–36.

- Bryl B., 1989: *Przyczyny awarii obiektów budowlanych posadowionych na ilach trzeciorzędowych (szczecińskich)*. Prace Naukowe Politechniki Szczecińskiej 408, IIW 33, s. 135–144.
- Bryl B., 1992: *Zmiany wytrzymałościowe ilów zaburzonych glacytektoniczne przyczyną awarii budynków położonych przy ul. J. Lompy w Szczecinie*. Prace Naukowe Politechniki Szczecińskiej 474. Katedra Geotechniki 3, s. 43–56.
- Dadlez R., 1983: *Tektonika podłoża podkenezioicznego między Szczecinem a Kołobrzegiem*.
- Dobracki R., 1982: *Szczegółowa Mapa Geologiczna Polski 1:50000 ark Szczecin*. Wydawnictwa Geologiczne. Warszawa.
- Dobracki R., 1982: *Objaśnienia do Szczegółowej Mapy Geologicznej Polski ark. Szczecin*. Wydawnictwa Geologiczne. Warszawa.
- Dyjur S., 1991: *Wpływ ewolucji paleogeograficznej na rozwój zlodowaceń w Polsce Zachodniej*, [w:] A. Kostrzewski (red.) *Geneza, litologia i stratygrafia utworów czwartorzędowych*. Geografia 50, s. 419–433. Wydawnictwa Naukowe. UAM Poznań.
- Karczewski A., 1968: *Wpływ recesji lobu Odry na powstanie i rozwój sieci dolinnej Pojezierza Myśliborskiego i Niziny Szczecińskiej*. PTPN. Wydz. Mat.-Przyr. Prace Komisji Geograficzno-geologicznej, t. 8, z. 3. Poznań.
- Karczewski A., 2007: *Geomorfologia Pojezierza Myśliborskiego i Niziny Szczecińskiej skala 1: 200 000*. Instytut Paleogeografii i Ekologii. Uniwersytet im. A. Mickiewicza w Poznaniu.
- Kondracki J., 2000: *Geografia fizyczna Polski*. PWN Warszawa.
- Kowalski W. C., 1988: *Geologia inżynierska*. Wydawnictwa Geologiczne. Warszawa.
- Lindner L., Marks L., 1995: *Zarys Paleomorfologii obszaru Polski podczas zlodowaceń skandynawskich*. Przegląd Geologiczny, t. 43, nr 7, s. 586–596.
- Malinowski J., Watycha L., 1958: *Przeglądowa Mapa Geologiczno-inżynierska Polski 1:300000 ark. B1 Szczecin*. Instytut Geologiczny. Warszawa.
- Maliszewski N., Piotrowski A., 1983: *Charakterystyka procesów masowych w krawędziowej partii Wzgórz Warszawskich – dolina Żółwinki*. Przewodnik LV Zjazdu PTG (W. Grocholski red.). Szczecin 15–17 września 1983, s. 7–20. Wydawnictwa Geologiczne Warszawa.
- Makowska Z., 1983: *Warunki hydrogeologiczne wysoczyzny Wzgórz Warszawskich na przykładzie ujęcia „Skolwin”*. Przewodnik LV Zjazdu PTG (W. Grocholski red.). Szczecin 15–17 września 1983, s. 168–169. Wydawnictwa Geologiczne Warszawa.
- Marek S. (ed.), 1997: *Epikontynentalny perm i mezozoik w Polsce*. Prace Państwowego Instytutu Geologicznego CLIII. Warszawa.
- Mojski J.E., 1977: *Mapa Geologiczna Polski 1:200000 ark. Szczecin*. Wydawnictwa Geologiczne Warszawa.
- Mojski J.E., 2005: *Ziemie polskie w czwartorzędzie. Zarys morfogenetyczny*. Państwowy Instytut Geologiczny. Warszawa, ss. 404.
- Paczkowska T., Seul C., *O przyczynach zarysowań i osuwania się pewnego budynku w Szczecinie*. Przegląd Budowlany nr 11, s. 32–36.
- Piotrowski A., 1982: *Szczegółowa Mapa Geologiczna Polski 1:50 000 ark Police*. Wydawnictwa Geologiczne. Warszawa.
- Piotrowski A., 1982: *Objaśnienia do Szczegółowej Mapy Geologicznej Polski ark. Police*. Wydawnictwa Geologiczne. Warszawa.
- Piotrowski A. *Budowa geologiczna i warunki powstania Wzgórz Warszawskich*. Przewodnik LV Zjazdu PTG (W. Grocholski red.). Szczecin 15–17 września 1983, s. 7–20. Wydawnictwa Geologiczne Warszawa.
- Schoeneich K., 1962: *Żywe procesy tektoniczne w północno-zachodniej Polsce*. Szczecińskie Towarzystwo Naukowe. Wydział Nauk Technicznych, t III, z. 1. Szczecin.
- Stankowski W., 1963: *Rzeźba eoliczna Polski północno-zachodniej na podstawie wybranych obszarów*. PTPN. Wydz. Mat. – Przyr. Prace Kom. Geogr.-geolog., t. 4, z. 1. Poznań.

Stupnicka E., 1989: *Geologia regionalna Polski*. Wydawnictwa Geologiczne. Warszawa.
http://gis.um.szczecin.pl/UMSzczecinGIS/chapter_85000.asp.

SUMMARY

Development trends of the modern city imply a reduction in the number of inhabitants in its centre, and thus the construction of dormitory suburbs on the outskirts of the city. One of the potential areas for the development of Szczecin is its northern part, i.e. the so-called Warszewo Hills. This area has both latitudinal and meridional extents of about 8 km, and is characterized by complicated engineering-geological conditions. It lies at altitudes ranging from the sea level (Odra River) to 130.9 m a.s.l. (Wielecka Góra), and has highly varied relief. Its landscape consists of hills and flat plateaux, which are cut by deep small valleys, some of them with streams (e.g. the Warszewiec stream). Geological structure is characterized by the occurrence of glacitectonically disturbed moraine deposits mixed with the Tertiary sands and clays. Taking into account geodynamic processes and their intensity, the wide edge zone of the Warszewo Hills can be divided into three main parts: plateau with the upper edge of slope (area of precipitation infiltration), slope, which is cut by small erosion valleys in places (area of surface water and groundwater flow), slope foot (area of water flow and accumulation of slope deposits). One of the most important tasks of the design-investment process is to take action in such a way as to interfere as little as possible in the natural environment and at the same time to achieve the intended purpose. Predominant occurrence of cohesive deposits in the described area (Oligocene scaled clay mixed with moraine disturbed material) results in a high susceptibility of ground to moisture changes. Strength parameters of stable slopes built of clays considerably decrease under the influence of increasing moisture and thixotropy phenomenon. Then landslide processes are triggered, as well as very slow, hardly noticeable in a short time, soil creep. The complicated arrangement of deposit layers results in spatial variability of groundwater level, and proper design of building foundation is difficult, even in the case of a small, detached house. Too much interference in the landform features (through macro-levelling, construction of streets and routes in the area with steep slopes), the decrease of water retention and increase of surface runoff contribute to an intensification of some geodynamic processes.