## Wybrane pierwiastki śladowe w górnopermskich (cechsztyn) utworach solnych i potasonośnych w Polsce – ocena złożowa

## Grzegorz Czapowski<sup>1</sup>, Hanna Tomassi-Morawiec<sup>2</sup>, Jacek Wachowiak<sup>3</sup>





G. Czapowski

H. Tomassi- J. Wachowiak -Morawiec Selected trace elements in the Upper Permian (Zechstein) salt and potash-bearing deposits in Poland – valuation of potential reserves. Prz. Geol., 70: 384–409; doi: 10.7306/2022.12

A b s t r a c t. Content analysis of trace elements (Ag, As, Ba, Be, Br, Cd, Ce, Co, Cr, Cs, Cu, Fe, Ga, J, La, Li, Mn, Mo, Ni, Pb, Rb, Sb, Se, Sn, Sr, Ti, Tl, U, V and Zn) in the Upper Permian (Zechstein, PZ1 to PZ4 cyclothems) rock salt, potash-bearing and zuber deposits in Poland is based on geochemical data (archival and published) of 1418 rock samples. The mean detected content of dominant elements is low (<up to 8 mg/kg). Several ones (e. g. Fe, Li, Mn, Sr and Ti) are more abundant (from 20 mg/kg to 7011 mg/kg for iron) but attributed to the insoluble admixtures such as sulphates (anhydrite, gypsum) and clay matter, or they from the iron-oxide pigment. Bromine content varies

highly form low values (from several up to 190 mg/kg) in rock salts and zubers to >300 mg/kg in potash salts. The low mean content of most trace elements indicate that the analysed Zechstein salt deposits in Poland are negative as a source for economically acceptable exploitation of such required trace elements as lithium, boron, gallium, strontium, selenium, rubidium, thallium or caesium. These elements could be profitably received from the other natural deposits of sulphates, clay complexes, metallic ores or natural salt brines and mineralized thermal waters.

Keywords: trace elements, salt deposits, reserves valuation, Zechstein, Poland

Rozwój nowoczesnych technologii wymaga zastosowania wielu pierwiastków śladowych i pierwiastków ziem rzadkich, uznanych obecnie za surowce krytyczne dla Unii Europejskiej, jak np.: metale ziem rzadkich, lit, stron, bor, kobalt czy gal, i jako surowce strategiczne i krytyczne dla Polski, jak np. pierwiastki ziem rzadkich (Mazurek i in., 2021). Do pożądanych pierwiastków należy np. lit (Li), niezbędny do produkcji wydajnych ogniw energetycznych, stront (Sr), rubid (Rb), bor (B) i cez (Cs). Pierwiastki te wchodzą w skład wielu minerałów, w tym również tych występujących w utworach solnych (sole kamienne, sole potasowo-magnezowe i siarczany), stąd też zainteresowanie złożowymi wystąpieniami tych osadów i współczesnymi środowiskami ich nagromadzania.

Polska posiada ogromne udokumentowane i przewidywane zasoby soli – głównie górnopermskiej (Czapowski i in., 2020a), dlatego istotna jest ocena, czy utwory te mogą stać się ważnym źródłem pozyskania poszukiwanych pierwiastków. Dotychczasowe badania składu utworów solnych, wykonywane na potrzeby rozpoznania i dokumentowania złóż, ograniczały się do oznaczenia zawartości pierwiastków głównych, jak: sód, wapń, potas, magnez, chlor, brom czy jod, ważnych dla oceny przydatności skały jako kopaliny do produkcji soli drogowej, spożywczej, solanki dla celów przemysłowych czy nawozów. Pierwsze badania zawartości wybranych pierwiastków śladowych (Br, B, J, Li, Cs, Co, Cr, Fe, Mn, Ni, Rb, Sr, V, Cu) przeprowadzono u schyłku lat 80. ub.w. w różnych typach ewaporatów permskich i mioceńskich z obszaru Polski (Garlicki, Szybist, 1991; Garlicki i in., 1991). Późniejsze tego typu badania geochemiczne (np. Wachowiak, 1998, 2015, 2016; Tomassi-Morawiec i in., 2008) prowadzono na niektórych wydzieleniach górnopermskich skał solnych w wybranych strukturach solnych.

Potrzeba aktualizacji stanu wiedzy o udziale w utworach solnych pożądanych pierwiastków śladowych skłoniła do przeprowadzenia systematycznej analizy ich zawartości w górnopermskich (cechsztyn) skałach solnych w Polsce, dostępnych opróbowaniu. W prezentowanej pracy dokonano całościowego przeglądu poszczególnych formacji solnych cechsztynu pod tym kątem, obejmującego sole kamienne, sole potasowo-magnezowe (K-Mg) oraz utwory zubrowe, bazując na publikowanych oraz archiwalnych danych geochemicznych. Przy ocenie wystąpień soli K-Mg wykorzystano rezultaty badań geochemicznych, wykonanych w latach 2017-2019 przez Państwowy Instytut Geologiczny - Państwowy Instytut Badawczy w ramach projektu, wspierającego działania Głównego Geologa Kraju w zakresie prowadzenia Polityki Surowcowej Państwa (PSP) i finansowanego przez Ministerstwo Środowiska (Czapowski i in., 2020b). Ocenę potencjału złożowego omawianych utworów przeprowadzono na podstawie wyników analiz próbek skalnych, z podaną dokładną lokalizacją miejsca ich pobrania.

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> Państwowy Instytut Geologiczny – Państwowy Instytut Badawczy, ul Rakowiecka 4, 00-975 Warszawa; grzegorz.czapowski@pgi.gov.pl

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> Emerytowany pracownik Państwowego Instytutu Geologicznego – Państwowego Instytutu Badawczego.

<sup>&</sup>lt;sup>3</sup> Polskie Stowarzyszenie Górnictwa Solnego, Akademia Górniczo-Hutnicza, al. Mickiewicza 30, 30-059 Kraków.

Zestawienie opracowań wynikowych z prospekcyjnych badań geologicznych, dokumentacji poszczególnych złóż solnych oraz ważniejszych publikacji, które zawierają wyniki analiz geochemicznych, zaprezentowano w publikacji Czapowskiego (2019).

#### PRZEDMIOT, ZAKRES I METODYKA WYKONANYCH BADAŃ

Przedmiotem analizy własności geochemicznych były wystąpienia utworów górnego permu (cechsztyn), reprezentujące:

a) sole kamienne,

b) utwory potasonośne, zawierające sole K-Mg zarówno typu chlorkowego (główne minerały to biszofit, karnalit, sylwin i tachyhydryt), jak i siarczanowego (główne minerały to: bledyt, epsomit, heksahydryt, kainit, kizeryt, langbeinit, leweit, leonardyt, leonit, pikromeryt, polihalit i syngenit),

c) utwory zubrowe.

Pozycję stratygraficzną omawianych utworów cechsztynu przedstawiono w tabeli 1.

Liczbę próbek skał uwzględnionych w analizie geochemicznej z podziałem na poszczególne serie solne i miejsca pobrania zaprezentowano w tabeli 2. Absolutną większość – 1096 na 1418 analizowanych próbek – stanowią dane, odnoszące się do materiału skalnego pobranego z czterech wysadów solnych w centralnej Polsce (Damasławek, Góra, Kłodawa i Mogilno; ryc. 1). Dziewięć próbek pochodzi z siarczanowych soli K-Mg (polihality) cyklotemu PZ1, odwierconych w otworze M-9 na Pomorzu Gdańskim, zaś cztery próbki reprezentują utwory zubrowe, udokumentowane w otworze wiertniczym Budziszewice IG-1 (ryc. 1).

Dominacja materiału skalnego z terenu wysadów solnych wynika z najlepszego udokumentowania geologicznego tych struktur (rdzeniowane otwory wiertnicze i wyrobiska podziemne w przypadku wysadu Kłodawa). **Tab. 1.** Stratygrafia badanych utworów solnych i potasonośnych cechsztynu w Polsce (wg Wagnera, 1991, 1995 i Wagnera, Peryta, 1997; zmienione)

**Table 1.** Stratigraphy of studied Zechstein salt and potash-be-aring deposits in Poland (after Wagner, 1991, 1995; Wagner,Peryt, 1997; modified)

Badane wydzielenia litostratygraficzne cechs Zechstein lithostratigraphic units	ztynu
wydzielenia: nazwa i symbol name and symbol of unit	cyklotemy cyclothems
Skały zubrowe subcyklotemów PZ4c+d Zuber deposits of PZ4c+d subcyclothems	
Zuber czerwony (Na4t) <i>Red Zuber</i>	
Najmłodsza sól kamienna (Na4a) = najmłodsza sól kamienna dolna (Na4a1) + najmłodsza sól kamienna górna (Na4a2) Youngest Halite (Na4a) = Lower (Na4a1) + Upper (Na4a2) Youngest Halite	PZ4
Zuber brunatny (Na3t) Brown Zuber (Na3t)	
Młodsza sól kamienna górna (Na3b) Upper Younger Halite (Na3b)	
Młodsza sól potasowa (K3) Younger Potash (K3)	PZ3
Utwory przejściowe (Na3 + K3) Transitional beds (Na3 + K3)	
Młodsza sól kamienna dolna (Na3a) Lower Younger Halite (Na3a)	
Starsza sól kamienna kryjąca (Na2r) Screening Older Halite (Na2r)	
Starsza sól potasowa (K2) Older Potash (K2)	D70
Utwory przejściowe (Na2 + K2) Transitional beds (Na2 + K2)	PZ2
Starsza sól kamienna (Na2) <i>Older Halite (Na2)</i>	
Najstarsza sól kamienna (Na1) Oldest Halite (Na1)	D71
Anhydryt dolny (A1d), utwory z polihalitem Lower Anhydrite (A1d), with polyhalite	FZ1

Tab. 2. Zestawienie liczby przebadanych próbek soli kamiennej, soli K-Mg i skał zubrowych z różnych wydzieleń litostratygraficznych cechsztynu w Polsce

Table 2. Location and number of analysed samples from the Zechsten salt lithostratigraphic units in Poland

Wydzielenie			Lokalizacja i Location and nu	liczba próbek mber of samples			
litostratygraficzne cechsztynu Zechstein lithostratigraphic units	rejon Zatoki Puckiej Puck Bay surroundings	wysad solny Góra Góra salt dome	wysad solny Damasławek Damasławek salt dome	wysad solny Mogilno Mogilno salt dome	wysad solny Kłodawa Kłodawa salt dome	otwór Budziszewice IG-1 Budziszewice IG-1 well	Liczba próbek Number of samples
Na1	309	_	_	_	_	_	309
A1d (polihality / <i>polyhalites</i> )	9	-	-	-	_	_	9
Na2	_	-	_	41	339	_	380
Na2 + K2, K2	_	1	10	7	73	_	91
Na2r	_	_	_	_	3	_	3
Na3a	_	_	_	_	135	_	135
Na3 + K3, K3	_	4	4	6	193	_	207
Na3b	_	_	_	19	26	_	45
Na3t	_	_	_	21	77	_	98
Na4a	_	_	_	17	76	_	93
Na4t	_	_	_	15	29	_	44
Zubry / zubers PZ4c + d	_	_	_	_	_	4	4
LICZBA PRÓBEK Number of samples	318	5	14	126	951	4	1418



**Ryc. 1.** Lokalizacja wykonanych badań soli kamiennych, utworów potasonośnych i zubrowych cechsztynu w Polsce **Fig. 1.** Location of analysed Zechstein rock salts, zubers and potash-bearing deposits in Poland

Dostępność profilowaniu i opróbowaniu omawianych utworów w wyrobiskach Kopalni Soli KŁODAWA S.A. skutkowała przewagą (951 próbek) danych geochemicznych z tego wysadu.

#### Zakres i metodyka badań geochemicznych

Analizą objęto udział następujących pierwiastków: Ag, As, Ba, Be, Br Ce, Cd, Co, Cr, Cs, Cu, Fe, Ga, La, Li, Mn, Mo, Ni, Pb, Rb, Sb, Se, Sn, Sr, Ti, Tl, U, V i Zn. Ponadto w wielu próbkach oznaczono zawartość nierozpuszczalnego w wodzie residuum. Należy tu podkreślić, że w zależności od celu poboru próbek (badania surowcowe i specjalistyczne) i czasu wykonania analiz geochemicznych istnieją pewne różnice w ilości oznaczonych pierwiastków oraz czułości zastosowanych metod analitycznych. Niewątpliwie wpłynęło to na przedstawione poniżej wyniki analizy statystycznej, np. znacznie więcej oznaczeń wykonano dla zawartości bromu (standard w badaniach surowcowych i specjalistycznych). Tym niemniej, zaprezentowane wyniki stanowią pierwszą, maksymalnie kompletną próbę scharakteryzowania utworów solnych cechsztynu w Polsce pod kątem udziału w niej wybranych pierwiastków śladowych, zwykle pomijanych w standardowych badaniach mających na celu rozpoznanie i udokumentowanie złoża.

Najbardziej dokładne wyniki oznaczeń dotyczą analiz geochemicznych, wykonanych w ostatnim dwudziestoleciu w akredytowanym laboratorium chemicznym Państwowego Instytutu Geologicznego – Państwowego Instytutu Badawczego (PIG-PIB) i Akademii Górniczo-Hutniczej (AGH), na próbkach pobranych z wspomnianych wysadów solnych i otworów wiertniczych.

Analizie geochemicznej poddano próbki proszkowe, uzyskane po utarciu w moździerzach agatowych próbek skał do frakcji od 1 mm do <1 mm. Następnie próbki były suszone i poddane pełnemu rozkładowi kwasowemu w rozcieńczonym kwasie solnym (1 g próbki do końcowej masy 50 g roztworu). Dla celów oznaczeń zawartości bromu i jodu próbki roztwarzano na gorąco w wodzie.

- Ba, Cr, Cu, Fe, Mn, Sr, Ti, V i Zn metodą emisyjnej spektrometrii atomowej ze wzbudzeniem w plazmie indukcyjnie sprzężonej (ICP-OES);
- Ag, As, Be, Ce, Cd, Co, Cs, Ga, La, Li, Mo, Ni, Pb, Rb, Sb, Se, Sn, Tl i U – metodą spektrometrii mas z jonizacją w plazmie indukcyjnie sprzężonej (ICP-MS);
- Br i J metodą chromatografii jonowej (IC).

Pełny rozkład kwasowy umożliwił oznaczenie pierwiastków śladowych także w residuum nierozpuszczalnym w wodzie.

W przypadku badań wykonanych przez Laboratorium Hydrogeochemiczne Katedry Hydrogeologii i Geologii Inżynierskiej AGH w Krakowie próbki do oznaczeń pierwiastków (poza Br i Cl) rozkładano metodą mineralizacji mikrofalowej: naważkę ok. 0,3 g rozpuszczano w mieszaninie kwasów azotowego i solnego w proporcji 1 : 3, w temperaturze 230°C i przy ciśnieniu 35 atm. Krzemionkę (SiO<sub>2</sub>) oznaczano wagowo jako nierozpuszczalną w kwasach pozostałość, udział CO2 określono metodą pośrednią (rozpuszczanie węglanu Ca i Mg w 10% roztworze HCl). Laboratorium badało udział chlorków i bromków w wyciągu wodnym (ok. 5 g próbki na 100 ml H2O destylowanej). Chlorki oznaczono metodą argentometryczną wg normy: PN-ISO 9297:1994. Brom oraz pierwiastki śladowe oznaczono metodą spektrometrii masowej, wg norm: PN-EN ISO 17924-1:2007 i PN-EN ISO 17924-2:2006, przy zastosowaniu spektrometru ICP MS "Elan 6100", z plazmą wzbudzaną indukcyjnie, firmy Perkin-Elmer. Pierwiastki główne: Na, Al, Ca, Fe, Mg, S, K, oznaczono metoda spektrometrii optycznej, wg normy PN-EN ISO 11885:2009, za pomocą spektrometru ICP OES "Optima 7300 DV", firmy Perkin-Elmer.

#### SOLE KAMIENNE CECHSZTYNU

Poniżej omówiono ogólne wykształcenie i udział wybranych pierwiastków śladowych w solach kamiennych kolejnych cyklotemów cechsztynu.

#### **Cyklotem PZ1**

Podstawowym utworem solnym tego cyklotemu jest wydzielenie najstarszej soli kamiennej (Na1), występujące na obszarze całego basenu cechsztyńskiego w Polsce (np. Wagner, 1986; Czapowski i in., 1994). Sole te zostały najlepiej rozpoznane w złożu pokładowym w rejonie Zatoki Gdańskiej (np. Werner, 1979; Peryt i in., 1984, 1992; Czapowski, Tomassi-Morawiec, 1985; Czapowski, 1987, 1998), w obrębie wysadu solnego Kłodawa (np. Garlicki i in., 1991; Garlicki, Szybist, 1991; Misiek, 1997; Czapowski, Tomassi-Morawiec, 2018) oraz na obszarze przedsudeckim (np. Szybist, 1976; Preidl, 1990; Czapowski i in., 1992; Czapowski, 1995; Garlicki i in., 1996).

**Wykształcenie.** Na obszarze tzw. wyniesienia Łeby w północnej Polsce pokład najstarszej soli kamiennej osiąga miąższość do ponad 220 m, tworząc trzy udokumentowane złoża soli kamiennej (ryc. 1): Łeba (Kornowska, 1980), Mechelinki (Werner, 1975) i Zatoka Pucka (Werner, 1979). Pokład tworzy sól kamienna biała i szara, przezroczysta do półprzezroczystej, równo- do różnokrystalicznej, przeważa sól drobno- i średniokrystaliczna, w górnej części pokładu pojawia się sól grubokrystaliczna, często lekko zailona, z soczewami wtórnej soli kryształowej (np. Czapowski, Tomassi-Morawiec, 1985; Czapowski, 1987, 1998; Czapowski i in., 2008). Oprócz dość powszechnego występowania anhydrytu w profilu pokładu soli w formie lamin, cienkich warstewek, smug i rozproszonych skupień zrejestrowano też liczne grubsze (kilka cm-kilka m) jego przewarstwienia, opisywane jako tzw. anhydryt śródsolny (A1s). Niektóre z nich uległy polihalityzacji, tworząc 13 wkładek polihalitowych o miąższości 0,1-6,5 m (Czapowski, 1998). Sporadycznie – rejon Władysławowa i Lisewa - udokumentowano występowanie wkładek chlorkowych soli K-Mg grubości od kilku do kilkudziesięciu cm, zawierających halit, sylwin, karnalit, kizeryt, leonardyt, heksahydryt i epsomit (Stępniewski, 1973). Główne minerały stwierdzone w serii solnej to: halit, anhydryt, heksahydryt, polihalit, substancja ilasta, oraz sporadycznie kizeryt, kalcyt, gips, sylwin i magnezyt (Peryt i in., 1984; Langier-Kuźniarowa, 1987; Tomassi--Morawiec i in., 2004).

Na obszarze perykliny Żar (SW Polska, ryc. 1) pokład najstarszej soli kamiennej ma grubość od kilku do ok. 300 m i buduje go spękana biała, szara i beżowa sól kamienna, półprzezroczysta i przezroczysta, równo- do różnokrstalicznej, średnio- i grubokrystaliczna, miejscami zailona, zawiera ona laminy, smugi i skupienia anhydrytu oraz soczewy wtórnej soli wielkokrystalicznej (Czapowski, 1995). Pokład soli jest przewarstwiony kilkoma warstwami anhydrytu śródsolnego (A1s) o grubości od kilku cm do ok. 10 m. Główne minerały to halit, anhydryt i substancja ilasta (Czapowski, 1995).

Ŵ zachodniej części monokliny przedsudeckiej (rejony Nowej Soli i Rybak) pocięty uskokami pokład najstarszej soli kamiennej ma miąższość od 14 m do 328 m. Reprezentuje go sól szara i żółtoszara sól kamienna drobno- do grubokrystalicznej, lokalnie wielkokrystaliczna, ze smugami, warstewkami i gruzłami anhydrytu, zaś miejscami z pojawiają się 1–2 przewarstwienia anhydrytu grubości 5–7 m. Główne minerały w soli to halit, anhydryt, polihalit i rzadziej węglany i tlenki żelaza (Podemski, 1973, 1975).

Pokład najstarszej soli kamiennej, występujący na obszarze Lubińsko-Głogowskiego Okręgu Miedziowego (LGOM) w środkowej części monokliny przedsudeckiej (ryc. 1), został udokumentowany licznymi otworami wiertniczymi i profilami sejsmicznymi (Kijewski, Salski, 1978; Kijewski, 1988; Czapowski i in., 1992 z literaturą). Jego rozpoznanie zaowocowało udokumentowaniem dwóch złóż soli kamiennej: złoża Sieroszowice (Preidl, 1990) i stanowiącego jego fragment złoża Bądzów (Kwaśny i in., 2013).

Pokład soli ma grubość od kilku do ponad 260 m, jest pocięty systemem uskoków lokalnie zwiększających jego miąższość do blisko 300 m. Dominuje sól kamienna biała i szara, przezroczysta do półprzezroczystej, równo- do różnokrystalicznej, średnio- i grubokrystaliczna, z soczewami wtórnej soli kryształowej, lokalnie występuje sól zailona (Czapowski i in., 1992; Garlicki i in., 1996). Anhydryt występuje w formie lamin, cienkich warstewek, smug i rozproszonych skupień oraz jako pojedyncze grubsze (2–3 m) przewarstwienia (tzw. anhydryt śródsolny, A1s). Sól jest silnie spękana i miejscami kierunkowo przekrystalizowana. Główne minerały serii solnej to: halit, anhydryt, substancja ilasta (illit, chloryt, sporadycznie kaolinit i montmorylonit), rzadkie: polihalit, węglany (dolomit, kalcyt), kwarc i magnezyt (Kijewski, Salski, 1978; Czapowski i in., 1992).

Miąższość utworów najstarszej soli kamiennej w wysadzie solnym Kłodawa jest szacowana na 315 m (Garlicki, Szybist, 1991) lub do 300 m (Misiek, 1997). Wykształcona jest w spągu profilu jako sól kamienna drobnokrystaliczna, brunatnoszara i miodowożółta, w stropowej zaś części jako sół biała i kremowa (Misiek, 1997), średnio- do grubokrystalicznej, regularnie warstwowana równolegle co 4–5 cm laminami anhydrytowo-solnymi grubości 5–15 mm (Czapowski, Tomassi-Morawiec, 2018). Główne minerały w soli to halit i anhydryt.

**Charakterystyka geochemiczna.** W badaniach geochemicznych pokładowych utworów najstarszej soli kamiennej na obszarze tzw. wyniesienia Łeby nad Zatoką Pucką, prowadzonych przez H. Tomassi–Morawiec w od lat 80. ubiegłego wieku (Tomassi-Morawiec, 1990, 2002, 2003), wykorzystano wyniki analizy składu chemicznego prób bruzdowych zawarte we wspomnianych dokumentacjach złożowych (Werner, 1975, 1979; Kornowska, 1980) oraz próbek punktowych, pobranych z rdzeni 84 otworów wiertniczych.

Analizy składu próbek bruzdowych soli (5359 próbek; Tomassi-Morawiec, 2002), ukierunkowane głównie na ustalenie zawartości składników głównych o znaczeniu surowcowym (Na, K, Mg, Ca, CL, SO4), określiły także średni udział zawartości: bromu – 107 mg/kg (średnia arytmetyczna), 96 mg/kg (średnia geometryczna) i 88 mg/kg (mediana) oraz części nierozpuszczalnych w wodzie – 0,126% (średnia arytmetyczna) i 0,06% (mediana). Udział wybranych pierwiastków śladowych oznaczono wówczas w 309 próbkach punktowych (tab. 2), pobranych z 24 otworów wiertniczych (Tomassi-Morawiec, 2002). Wyliczone parametry statystyczne dla tych wyników, istotne dla oceny przydatności złożowej badanych utworów solnych, zawiera tabela 3. Zawartość Ba, Co, Cr, Cu, Pb i V jest niż sza niż poziom oznaczalności tych pierwiastków (od <3 mg/kg do <10 mg/kg). Niska średnia zawartość (średnie arytmetyczna i geometryczna oraz mediana: 7–8 mg/kg) charakteryzuje Zn i Rb, najwięcej jest Br (do 81 mg/kg) oraz Sr - 39–100 mg/kg (tab. 3).

Parametry statystyczne zawartości szeregu pierwiastków śladowych w skąpym (ok. 0,1%) residuum, pozyskanym z rozpuszczenia 28 próbek punktowych pobranych z 28 otworów wiertniczych, przedstawiono w tabeli 4. Duże zróżnicowanie udziału oznaczonych pierwiastków skutkuje podaniem przedziałów wartości parametrów (tab. 4). Zawartość Cd jest niższa niż poziom oznaczalności tego pierwiastka (od <5 mg/kg). Bardzo niski udział (średnia arytmetyczna i mediana) cechuje F (do 0,22 mg/kg), zaś niski (1–30 mg/kg) takie pierwiastki jak: Br, Co, Cu, Ga, Mo i Ni. Wyższa (13–100 mg/kg) jest zawartość Cr, Pb i V, udział Ba i Zr zmienia się od 100 mg/kg do 367 mg/kg. Największy i najbardziej zróżnicowany udział w badanym residuum mają Sr (do >6500 mg/kg) i Zn (do >1000 mg/kg).

Na obszarze perykliny Żar najstarsza sól kamienna zawiera od 20 mg/kg do 148 mg/kg bromu oraz 0,14– 0,20% strontu w przewarstwieniach siarczanowych (Czapowski, 1995).Wartość współczynnika bromo-chlorowego w soli tego wydzielenia w okolicach Nowej Soli i Rybak zmienia się od 0,04 do 0,12 (Podemski, 1973, 1975).

Udział bromu w tych utworach solnych na terenie LGOM wynosi od 2 mg/kg do 80 mg/kg (Kijewski, Salski, 1978; Czapowski i in., 1992), ostatnie oznaczenia zawartości tego pierwiastka (Księżopolska i in., 2015) w profilu soli otworu wiertniczego w rejonie Sieroszowic wykazały jego średnią zawartość 10,9–42,16 mg/kg, a anhydrytu – 0,92–11,87%. Udział części nierozpuszczalnych w soli zmienia się od 0,43 do 25,4% (Kijewski, Salski, 1978), zaś w profilu wspomnianego otworu – od 0,59 do 10,59% (Księżopolska i in., 2015).

Pierwsze oznaczenia pierwiastków śladowych w utworach najstarszej soli kamiennej (Na1) w Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Garlicki, Szybist, 1991) wykazały udział następujących pierwiastków: B – 2,10 mg/kg, Br – 67,5 mg/kg, J – 0,22 mg/kg i Sr – 40,5 mg/kg. W późniejszych badaniach zawartości bromu w górnym odcinku pro-

**Tab. 3.** Parametry statystyczne zawartości pierwiastków śladowych w utworach najstarszej soli kamiennej (Na1) cyklotemu PZ1 z obszaru wyniesienia Łeby nad Zatoką Pucką (wg Tomassi-Morawiec, 2002)

**Table 3.** Statistic parameters of trace elements content in the Oldest Halite (Na1) deposits of PZ1 cyclothem form the Łeba Elevation area nearby the Puck Bay (after Tomassi-Morawiec, 2002)

Zawartość pier	wiastków	Ba	Br	Co	Cr	Cu	Ni	Pb	Rb	Sr	V	Zn
śladowy Trace element	rch s <i>content</i>						mg/kg					
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13
	n	309	309	309	309	309	309	309	309	309	309	309
	min. <i>min</i> .	<10	30,0	<3	<3	<5	3,0	<3	<3	<2	<5	3,0
	maks. <i>max</i> .	<10	249,0	<3	4,0	23,0	5,0	6,0	10,0	6779,0	<5	12,0
Parametry statystyczne Statistic parameters	śr. arytmet. <i>arithmet.</i> <i>mean</i>	<10	81,0	<3	<3	<5	4,0	<3	8,0	100,0	<5	7,0
I	śr. geomet. <i>geomet.</i> <i>mean</i>	<10	73,0	<3	<3	<5	4,0	<3	8,0	41,0	<5	7,0
1	mediana <i>median</i>	<10	70,0	<3	<3	<5	4,0	<3	8,0	39,0	<5	7,0

n – liczba zbadanych próbek / number of analysed samples.

Morawiec, 20 Zawartość	02) Dierwiastków	Ba	Br	Cd	Co	Ċ	Cu	Ľ.	Ga	Mo	Ż	PB	ßb	Sr	>	Zn	Zr
ślad Trace elem	owych ents content								4	ng/kg							
1	2	3	4	5	9	7	8	6	10	11	12	13	14	18	19	20	21
	u	28	15	15	28	28	28	28	28	28	28	28	28	28	28	28	28
	min. <i>min</i> .	35-248	< 1-1, 0	<5	<3	<3-46	<10	0,05-0,09	<3-10	$\Diamond$	<3-10	<3–15	16-59	53-1562	<5-69	20-67	<2-174
Parametry statystyczne	maks. <i>max</i> .	195–946	8-31	<5	13-16	41–91	40–73	0,24-0,39	7-18	32-73	12–34	96-101	70-101	2418-40781	42–119	1821-4330	331–664
Statistic parameters	śr. arytmet. <i>arithmet.</i> mean	104–367	2-20	<5	6-7	14–72	14–30	0,15-0,22	3-14	4-17	<3-24	24-51	70-81	315-6585	20–98	425-1029	66–286
	mediana <i>median</i>	100-315	1 - 22	<5	6-7	13-77	11–25	0,15-0,18	<3-14	<3-12	<3–26	19–48	25-81	85-3035	18-100	205-533	25-229

n – liczba zbadanych próbek / number of analysed samples

Przegląd Geologiczny, vol. 70, nr 5, 2022

filu soli kamiennej tego wieku (Czapowski, Tomassi-Morawiec, 2018) określono jego udział na 81–86 mg/kg. Udział bromu w soli kamiennej tego wydzielenia w pojedynczych otworach wiertniczych z obszaru Niżu Polskiego i południowo-zachodniej części monokliny przedsudeckiej wynosi od 10–20 mg/kg do 179 mg/kg, średnio – 40–45 mg/kg (Tomassi-Morawiec i in., 2004).

**Ocena złożowa.** Podsumowując wyniki badań zawartości wybranych pierwiastków śladowych w utworach najstarszej soli kamiennej (Na1) cyklotemu PZ1, należy podkreślić, że sole te były analizowane głównie pod kątem surowcowym i poza oznaczeniami udziału Br jedyne pełniejsze dane o udziale pierwiastków śladowych pochodzą z badań pokładu najstarszej soli kamiennej na obszarze tzw. wyniesienia Łeby (309 próbek).

Nie udało się określić zawartości sześciu pierwiastków (Ba, Co, Cr, Cu, Pb i V), udział B, J, Rb i Zn jest niski (0,2–7,0 mg/kg), zaś wysoki udział Sr (do 120 g/kg) charakteryzuje wkładki anhydrytu. Zawartość Br w soli może sięgać 148 ppm, natomiast bardziej zróżnicowany udział takich pierwiastków jak: F, Co, Cu, Ga, Mo, Ni, Cr, Pb, V, Ba, Zr i Zn odnotowano w zwykle skąpym (do 0,13%) residuum nierozpuszczalnym.

Powyższe dane dowodzą nieobecności lub zbyt niskiego udziału takich pożądanych pierwiastków śladowych jak np. B czy Rb w utworach najstarszej soli kamiennej, by skały te stały się źródłem ich przemysłowego pozyskiwania.

#### Cyklotem PZ2

Analizowane wydzielenia litostratygraficzne cyklotemu PZ2 reprezentujące sole kamienne to starsza sól kamienna (Na2) i starsza sól kamienna kryjąca (Na2r). Utwory te najlepiej udokumentowano w wysadzie solnym Kłodawa, dzięki ich rozcięciu licznymi wyrobiskami podziemnymi.

#### Starsza sól kamienna (Na2)

**Wykształcenie.** Pokład starszej soli kamiennej na obszarze perykliny Żar (SW Polska, ryc. 1) ma grubość od kilku m do ponad 100 m i tworzy go biała, szaro-zielona, pomarańczowa i czerwona sól kamienna, półprzezroczysta i nieprzezroczysta, równo- do różnokrystalicznej, średnioi grubokrystaliczna, miejscami zailona, zawiera ona laminy, smugi i gruzłowe skupienia anhydrytu oraz soczewy wtórnej soli wielkokrystalicznej. W pokładzie soli występują pojedyncze przewarstwienia anhydrytu śródsolnego (A2s) o grubości od kilku cm. Główne minerały to: halit, anhydryt, substancja ilasta, sylwin i polihalit (Czapowski, 1995).

W rejonie Nowej Soli i Rybak (zachodnia część monokliny przedsudeckiej) pokład starszej soli kamiennej ma miąższość do 60 m. Buduje go szara, ciemnoszara do czarnej i kremowa sól kamienna, średnio- do grubokrystalicznej, lokalnie wielkokrystaliczna, ze smugami, warstewkami i gruzłami anhydrytu. Główne minerały to: halit, anhydryt i polihalit, rzadziej kwarc, talk i tlenki żelaza (Podemski, 1972, 1973).

Utwory starszej soli kamiennej na obszarze LGOM mają miąższość od kilku do 31 m. Tworzy je sól kamienna szara, beżowa i różowawa, przezroczysta do półprzezroczystej, równo- do różnokrystalicznej, średnio- i grubokrystaliczna, z soczewami wtórnej soli kryształowej, sól jest silnie spękana i miejscami kierunkowo przekrystalizowana. Anhydryt występuje w formie cienkich warstewek, smug i rozproszonych skupień oraz jako pojedyncze grubsze (2–3 cm) przewarstwienia (tzw. anhydryt śródsolny A2s). Główne minerały serii solnej to halit i anhydryt (Czapowski i in., 1992).

Omawiane utwory w wysadzie solnym Kłodawa buduje generalnie sól kamienna biała i białoszara, grubo- i średniokrystaliczna (Misiek, 1997), lokalnie równokrystaliczna i drobnokrystaliczna z soczewami soli kryształowej wtórnej (Tomassi-Morawiec i in., 2008). Sól ta jest smugowana i laminowana anhydrytem z domieszką substancji ilastej, o grubości lamin do kilku mm w odstępach 5-40 cm, tworząc rytmy solno-anhydrytowe (Tomassi-Morawiec i in., 2008; Czapowski, Tomassi-Morawiec, 2018). Ten typ soli określany jest jako sól "smugowana" (Bakowski, Pawela, 1985). W dolnej części profilu wydzielenia dominuje sól średniokrystaliczna (Czapowski, Tomassi-Morawiec, 2018), w górnej części przeważa dość czysta sól grubo- i średniokrystaliczna, biała i biaława z odcieniem niebieskawym, półprzezroczysta (Dębski i in., 1989). Obserwowana laminacja w strefie brzeżnej wysadu jest plastycznie zdeformowana, tworząc systemy fałdów różnej wielkości (Burliga, 1997; Burliga i in., 2004). W dolnej części profilu, w pobliżu filaru brzeżnego kopalni, sól jest silniej zaangażowana tektonicznie, jest ona bezteksturalna, różno- i grubokrystaliczna, pojawiają się tu centymetrowe przerosty anhydrytowo-solne z czarno-szarą domieszką substancji ilastej (Werner, 1972). Liczne systemy poprzecznych spękań soli są zabliźnione epigenetycznym polihalitem (Burliga i in., 2004), zaś w stropie profilu soli w partiach zaangażowanych tektonicznie występują skupienia niebieskiego halitu, którym niekiedy towarzyszy sylwin (np. Toboła i in., 2007). Miąższość utworów solnych oszacowano na ok. 300 m (Werner, 1972; Burliga i in., 1995).

W wysadzie solnym Mogilno sole tego wydzielenia tworzy zmieniona tektonicznie sół kamienna biała, mlecznobiała i szarobiała, średnio- i gruboblastyczna, której pozorna miąższość wynosi >750 m (Wachowiak, 2016). Główne minerały to halit, anhydryt, minerały ilaste oraz polihalit, karnalit i sylwin w skupieniach i wypełnieniach żył (Tomassi-Morawiec i in., 2008).

**Opróbowanie.** Wyniki oznaczeń zawartości pierwiastków śladowych, wykorzystane do analizy statystycznej, zostały zamieszczone w cytowanych poniżej opracowaniach i publikacjach i odnoszą się do próbek soli pobranych z dwu wysadów solnych: Kłodawa i Mogilno. Z wysadu Kłodawa wykorzystano dane reprezentujące:

- 17 próbek (Wachowiak, 1998),
- 3 próbki (Czapowski, Tomassi-Morawiec, 2018),
- 319 próbek z 3 profili opróbowanych w wyrobiskach Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Tomassi-Morawiec i in., 2007, 2008): profil Z2/1 zlokalizowany na poziomie 600 m, w przekopie nr 62 (81 próbek) oraz dwa profile zlokalizowane na poziomie 750 m: profil Z2/2 z przekopu GPT IIA (236 próbek) i profil Z2/3 z przekopu GPT IIB (2 próbki).

Utwory starszej soli kamiennej w wysadzie Mogilno reprezentuje 41 próbek, pobranych z rdzenia otworu wiertniczego M-35 (Wachowiak, 2016).

**Charakterystyka geochemiczna.** Na obszarze perykliny Żar starsza sół kamienna zawiera od 60 do 260 mg/kg bromu oraz 0,13–0,14% strontu w przewarstwieniach siarczanowych (Czapowski, 1995). Wartość współczynnika bromo-chlorowego w soli tego wydzielenia w okolicach Nowej Soli i Rybak zmienia się od 0,15 do 0,30 (Podemski, 1972, 1973, 1975).

Udział bromu w tych utworach solnych na terenie LGOM wynosi od 62 do 192 mg/kg, średnio – 70–100 mg/kg, zaś strontu w przewarstwieniach siarczanowych – 0,16-0,18% (Czapowski i in., 1992).

Pierwsze oznaczenia pierwiastków śladowych w utworach starszej soli kamiennej (Na2) w Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Garlicki i in., 1991; Garlicki, Szybist, 1991) wykazały udział następujących pierwiastków: B – 1,11 mg/kg, Br – 97,9 mg/kg, Co – 23,0 mg/kg, Cr – 2,75 mg/kg, Cs – 8,5 mg/kg, Cu – 2,25 mg/kg, Fe – 30,0 mg/kg, J – 0,55 mg/kg, Mn – 4,8 mg/kg, Ni – 55,7 mg/kg, Rb – 41,9–47,4 mg/kg i Sr – 34,7 mg/kg.

Utwory starszej soli kamiennej w wysadzie solnym Góra zawierają od 20 mg/kg do 313 mg/kg bromu (Czapowski i in., 2009).

W analogicznych utworach z wysadu solnego Łanięta określono udział pięciu pierwiastków: B – 1,5 mg/kg, Br – 123,2 mg/kg, J – 0,49 mg/kg, Rb – 17,0 mg/kg oraz Sr – 137,3 mg/kg (Garlicki i in., 1991).

Analizie statystycznej poddano wyniki oznaczeń z 380 próbek soli o udokumentowanej lokalizacji z wysadów solnych Kłodawa i Mogilno (tab. 2). Wyliczone parametry statystyczne zawiera tabela 5. Poniżej omówiono udział pozostałych pierwiastków na podstawie parametrów istotnych dla oceny potencjału złożowego badanych utworów (średnia arytmetyczna i mediana). Obliczone odchylenie standardowe ilustruje stopień zmienności zawartości oznaczonego pierwiastka w omawianych utworach.

Bardzo niska i niska średnia zawartość (średnia arytmetyczna i mediana: 0,01-2,20 mg/kg) charakteryzuje następujące pierwiastki (tab. 5): Ag, As, Ba, Cd, Co, Cr, Cs, Cu, Ga, J, Mn, Mo, Ni, Pb, Sb, Sn, Ti, Tl, U i V. Zróżnicowanie ich zawartości (odchylenie standardowe) jest też niewielkie (0-1,58 mg/kg). Wyższy udział (2,60-8,19 mg/kg), przy większym stopniu zmienności (odchylenie standardowe 1,07-7,14 mg/kg), odnotowano w przypadku czterech pierwiastków: Li, Rb, Se i Zn (tab. 5). Znacznie wyższą zawartość cechuje Fe (62,0-67,18 mg/kg) i Sr (11,0-19,99 mg/kg), przy odpowiednio wysokiej zmienności odpowiednio 37,09 mg/kg i 26,22 mg/kg. Największy udział (66,0-110,7 mg/kg) i zmienność (134,77 mg/kg) charakteryzuje Br. Udział substancji nierozpuszczalnej w wodzie (substancja ilasta, węglany, anhydryt) wynosi 0,05–0,17 mg/kg przy zmienności wynoszącej 0,46 mg/kg (tab. 5).

**Ocena złożowa.** Podsumowując wyniki badań zawartości wybranych pierwiastków śladowych w utworach starszej soli kamiennej (Na2) cyklotemu PZ2 w dwu wysadach solnych (Kłodawa i Mogilno), należy zaznaczyć, że dominowały liczne dane z wysadu Kłodawa (339 próbek) w porównaniu z wysadem Mogilno (41 próbek). W wystąpieniach pokładowych tych soli określono jedynie udział Br, Sr oznaczono we wkładkach anhydrytów.

Zawartość większości (20) oznaczonych pierwiastków nie przekracza 3,0 mg/kg, dla kolejnych czterech pierwiastków (Li, Rb, Se i Zn) może sięgać nieco >8,0 mg/kg, więcej (11–67 mg/kg) jest Fe i Sr, a najwięcej badane sole zawierają Br (66–110 mg/kg). Podane zawartości nie kwalifikują soli kamiennych omawianego wydzielenia jako ekonomicznie opłacalnego źródła pozyskiwania pożądanych pierwiastków śladowych.

0	
PZ2 z wysadów solnych Kłodawa i Mogilno	dawa and Mogilno salt domes
[ nui	e Kło
/klote	m the
a2) cy	le fro
ej (N	othem
ienn	cycle
li kan	f PZ2
ej sol	sits o
starsz	depo
rach s	Na2)
utwo	lite (
ch w	er Ha
dowy	e Old
w śla	in th
astkó	ntent
ierwi	nts co
ości p	lemeı
warte	acee
me za	s of tr
stycz	neters
' staty	parar
metry	tistic
Para	5. Sta
.5.	e :

	Nierozpusz. residuum Water insoluble residue		30	220	0,00	4,85	0,17	0,05	0,46												
	Zn		29	23	0,10	$\substack{16,2\\0}$	3,45	2,60	3,14												
	V		28	3	0,06	0,98	0,60	0,75	0,39												
	U		27	3	0,00	0,03	0,02	0,02	0,01												
gilno	IT		26	3	0,00	0,02	0,01	0,01	0,01												
a i Mc	ÏT		25	3	0,11	2,03	1,37	1,98	0,89												
łodaw mes	Sr		24	322	$\gtrsim$	266	19,99	11,00	26,22												
iych K salt do	Sn		23	3	0,00	0,07	0,03	0,03	0,03												
w soln gilno :	Se		22	20	1,54	4,11	2,97	3,25	1,07												
ysadó nd Mo	Sb		21	3	0,00	0,01	0,00	0,00	0,00												
c2 z w awa ai	Rb		20	323	0,00	11	8,19	8,00	1,56												
nu PZ Kłodź	qd		19	23	0,01	0,20	0,06	0,05	0,04												
kloter n the	Ni		18	23	0,06	4,32	2,12	2,20	1,11												
2) cyl e fror	Mo	mg/kg	17	3	0,09	0,28	0,16	0,11	0,09												
ej (Na othem	Mn		16	27	0,00	6,89	1,56	1,05	1,58												
mienn 2 cycl	Li		15	9	0,33	22,10	8,16	5,53	7,74												
oli ka of PZ	Fe Ga J	r.		14	23	0,10	4,61	0,59	0,22	1,02											
szej s osits		-	13	3	0,00	0,03	0,01	0,00	0,01												
ch star 12) dep			12	23	10,30	175	67,18	62,00	37,09												
twora te (Ni	Cu						11	20	0,01	1,08	0,17	0,02	0,33								
h w u r Hali	Cs														10	3	0,00	0,30	0,13	0,10	0,12
lowyc Olde	Cr											9	20	0,00	1,56	0,36	0,30	0,37			
w ślać in the	Co					8	20	0,00	2,70	1,52	1,75	0,86									
astkó ntent	Cd				7	23	<0,2	0,59	0,38	0,45	0,17										
pierwi ents co	Br		9	378	5,70	2100	110,70	66,00	134,77												
rtości e elem	Ba		5	3	0,09	1,22	0,75	0,95	0,48												
f trace	As		4	9	0,20	3,22	1,59	1,59	0,97												
yczne ters o:	Ag		3	3	0,08	0,31	0,22	0,28	0,10												
metry statyst tistic parame	jierwiastków wych nts content		2	u	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytmet.	arithmet. mean	odchylenie standard. standard deviation												
Tab. 5. Para Table 5. Sta	Zawartość pier śladowy Trace elements		1			Parametry	statystyczne Statistic	parameters													

n – liczba zbadanych próbek / number of analysed samples

#### Starsza sól kamienna kryjąca (Na2r)

Wykształcenie. W rejonie Nowej Soli i Rybak (zachodnia część monokliny przedsudeckiej) utwory wydzielone jako starsza sól kamienna kryjąca (Na2r) osiągają miąższość do 10 m (Podemski, 1973, 1975). Buduje je sól kamienna czerwona, pomarańczowa i kremowa średniodo grubokrystalicznej, lokalnie wielkokrystaliczna, ze smugami, warstewkami i gruzłami anhydrytu. Główne minerały to halit, anhydryt i polihalit, rzadziej sylwin, kwarc i tlenki żelaza (Podemski, 1972, 1973).

Utwory starszej soli kamiennej kryjącej w wysadzie solnym Kłodawa tworzy sól kamienna biała, białoszara i pomarańczowa, grubo- i średniokrystaliczna, smugowana i laminowana anhydrytem z domieszką substancji ilastej (Misiek, 1997) oraz miejscami bezteksturalna z rozproszonym anhydrytem i wtórnym polihalitem (Tomassi-Morawiec i in., 2008). Miąższość tych utworów szacowna jest na 1-3 m (Charysz, 1973; Chandij, 1976).

Główne minerały to halit, anhydryt, minerały ilaste, sylwin oraz wtórny kizeryt i polihalit (Tomassi-Morawiec i in., 2008).

Opróbowanie i charakterystyka geochemiczna. Wyniki oznaczeń zawartości trzech pierwiastków śladowych w starszej soli kamiennej kryjącej (Na2r) dotyczą jedynie trzech próbek, pobranych ze wspomnianego profilu Z2/1 z Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Tomassi-Morawiec i in., 2008).

Parametry statystyczne tych wyników zawiera tabela 6. Opróbowane sole cechuje średnia niska zawartość Rb (4,0-4,33 mg/kg) i wysoka Br (43,46-96,25 mg/kg), przy odpowiednio niskiej jej zmienności (0 i 7,6,2 mg/kg; tab. 6). Bardzo duży (551,75-669,5 mg/kg) i zmienny (odchylenie standardowe 143,06 mg/kg) jest udział Sr, co wynika z licznych przewarstwień i skupień anhydrytu w soli. Średnia zawartość substancji nierozpuszczalnej w wodzie (substancja ilasta, węglany, anhydryt) wynosi 3,87-4,12 mg/kg (tab. 6). Wartość współczynnika bromo-chlorowego w soli tego wydzielenia w okolicach Nowej Soli i Rybak zmienia się od 0,2 do 0,30 (Podemski, 1973).

Ocena złożowa. Oznaczenia tylko trzech pierwiastków w trzech próbkach nie pozwalają ocenić przydatności utworów starszej soli kamiennej kryjącej (Na2r) do pozyskiwania pożądanych pierwiastków śladowych.

#### Cyklotem PZ3

Analizowane sole kamienne cyklotemu PZ3 to młodsza sól kamienna (Na3), podzielona utworami potasonośnymi na dwie części: dolną (Na3a) i górną (Na3b). Podobnie jak w przypadku soli kamiennych cyklotemu PZ2 te utwory zostały najlepiej udokumentowane w wyrobiskach podziemnych Kopalni Soli KŁODAWA S.A.

#### Młodsza sól kamienna dolna (Na3a)

Wykształcenie. Pokład młodszej soli kamiennej na obszarze perykliny Żar (SW Polska, ryc. 1) ma grubość od kilku a doaponad 200 m, średnio 70-120 m. Tworzy go białoszara i beżowa, rzadziej brunatna, różowa i czerwona sól kamienna o zmiennej przezroczystości, równo- do różnokrystalicznej oraz średnio- i grubokrystaliczna, miejscami zailona, zawiera laminy, smugi i gruzłowe skupienia anhydrytu oraz soczewy wtórnej soli wielkokrystalicznej.

**Tab. 6.** Parametry statystyczne zawartości pierwiastków śladowych w utworach starszej soli kamiennej kryjącej (Na2r) cyklotemu PZ2 z wysadu solnego Kłodawa

 Table 6. Statistic parameters of trace elements content in the Older Screening

 Halite (Na2r) deposits of PZ2 cyclothem from the Kłodawa salt dome

Liczba próbek Number	Zawartość p ślado <i>Trace eleme</i>	ierwiastków wych ents content	Br	Sr	Rb	Części nierozpusz. Insoluble residue
of samples				ppm		%
		min. <i>min</i> .	55	535	<3	1,23
		maks. <i>max</i> .	235	864	4	5,11
3	parametry statystycz.	śr. arytmet. arithmet. mean	96,25	551,75	4,33	3,87
	parameters	mediana <i>median</i>	73,50	669,50	4,00	4,12
		odchylenie standard. standard deviation	7,62	143,06	0	1,58

W pokładzie soli występują 1–3 przewarstwienia anhydrytu śródsolnego (A3s) miąższości 0,25–3,8 m oraz pojedyncza warstwa iłowca o grubości 1 m. Główne minerały to halit, anhydryt, substancja ilasta, podrzędnie sylwin, kizeryt i polihalit (Czapowski, 1995).

W rejonie Nowej Soli i Rybak (zachodnia część monokliny przedsudeckiej) utwory wydzielone jako młodsza sól kamienna dolna osiągają miąższość do 100 m (Podemski, 1973, 1975). Tworzy go je sól kamienna szara, szarokremowa do pomarańczowej, drobno- do grubokrystalicznej, ze smugami i warstewkami anhydrytu. Główne minerały to halit, anhydryt, substancja ilasta i tlenki żelaza (Podemski, 1972, 1973).

Miąższość utworów młodszej soli kamiennej na obszarze LGOM zmienia się od kilku do 110 m (Czapowski i in., 1992). Buduje je sól kamienna biała, szara, beżowa i różowawa, przezroczysta do nieprzezroczystej, równo- do różnokrystalicznej oraz średnio- i grubokrystaliczna, z soczewami wtórnej soli kryształowej i podrzędnie soli zailonej. Anhydryt występuje w formie smug i rozproszonych gruzłowych skupień oraz jako pojedyncze grubsze (do kilku cm) przewarstwienia (tzw. anhydryt śródsolny A3s). Główne minerały serii solnej to halit i anhydryt (Czapowski i in., 1992).

Utwory młodszej soli kamiennej dolnej w wysadzie solnym Kłodawa mają miąższość 120–180 m i są reprezentowane przez sól kamienną białą, białoszarą, równo- do różnokrystalicznej oraz średnio- do grubokrystalicznej. Sól ta jest regularnie warstwowana – tzw. sól liniowana (Charysz, 1973) – anhydrytem w odstępach 5–25 cm (Misiek, 1997; Tomassi-Morawiec i in., 2008). Ponadto w górnej części profilu soli kamiennej dolnej występują lokalnie grube soczewy i żyły (3–8 m grubości; Hanczke, 1969) epigenetycznego karnalitowca kizerytowego i sylwinitu oraz strefy nagromadzeń niebieskiego halitu (Burliga i in., 2004).

W wysadzie solnym Mogilno sole tego wydzielenia tworzy zmieniona tektonicznie sól kamienna pomarańczowa i szaropomarańczowa, której przewiercona w otworze wiertniczym M-35 pozorna miąższość wynosi kilka m (Wachowiak, 2016). Główne minerały w tych solach to: halit, anhydryt, minerały ilaste, karnalit, kizeryt, sylwin oraz wtórny polihalit (Hanczke, 1969; Tomassi-Morawiec i in., 2008).

**Opróbowanie.** Analizowane próbki soli, reprezentujące wydzielenie młodszej soli kamiennej dolnej (Na3a), pochodzą z dwóch wysadów solnych: Kłodawa i Mogilno. Z wysadu Kłodawa wykorzystano dane reprezentujące:

- 5 próbek (Wachowiak, 1998),

 - 130 próbek z dwu profili opróbowanych w wyrobiskach Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Tomassi-Morawiec i in., 2008): profil Z3/1 zlokalizowany na poziomie 750 m, w Głównym Przekopie Transportowym IIA (68 próbek) oraz profil Z3/2 zlokalizowany na poziomie 600 m w przekopie NE V (62 próbki).

Utwory młodszej soli kamiennej dolnej w wysadzie Mogilno reprezentują trzy próbki, pobrane z rdzenia otworu wiertniczego M-35 (Wachowiak, 2016).

**Charakterystyka geochemiczna.** Na obszarze perykliny Żar młodsza sól kamienna zawiera do 170 mg/kg Br oraz 0,15–0,19% Sr w przewarstwieniach siarczanowych (Czapowski,1995). Wartość współczynnika bromo-chlorowego w soli tego wydzielenia w okolicach Nowej Soli i Rybak zmienia się od 0,15 do 0,37 (Podemski, 1973). Udział Br w omawianych utworach solnych na terenie LGOM wynosi od 61 do 131 mg/kg, średnio – 70–90 mg/kg, zaś Sr w przewarstwieniach siarczanowych – 0,26% (Czapowski i in., 1992).

Pierwsze oznaczenia pierwiastków śladowych w utworach młodszej soli kamiennej (Na3) w Kopalni Soli KŁO-DAWA S.A. (Garlicki, Szybist, 1991; Garlicki, 1993) wykazały udział następujących pierwiastków: B – 1,10 mg/kg, Br – 427,0 mg/kg, J – 0,20 mg/kg i Sr – 50,5 mg/kg. W analogicznych utworach z wysadu solnego Łanięta określono udział 6 pierwiastków: B – 40,2 mg/kg, Br – 181,3 mg/kg, Cs – 0,83 mg/kg, J – 0,39 mg/kg, Rb – 39,3 mg/kg oraz Sr – 139,4 mg/kg (Garlicki i in., 1991). Utwory młodszej soli kamiennej dolnej (Na3a) w wysadzie solnym Góra zawierają od 70 mg/kg do 345 mg/kg bromu (Czapowski i in., 2009).

Analizie statystycznej poddano wyniki oznaczeń z 138 próbek soli o udokumentowanej lokalizacji z wysadów Kłodawa i Mogilno. Parametry statystyczne dla tych wyników zamieszczono w tabeli 7. Bardzo niska i niska średnia zawartość (śr. arytmetyczna i mediana: 0,02-3,15 mg/kg) oraz stosunkowo niska jej zmienność (odchylenie standardowe 0,0-2,43 mg/kg) charakteryzuje następujące pierwiastki: Ag, As, Ba, Be, Cd. Co, Cr, Cu, Ga, J, Li, Mn, Mo, Ni, Pb, Sb, Se, Sn, Ti, U, V i Zn (tab. 7). Wyższy udział odnotowano w przypadku dwóch pierwiastków: Rb (8,0-10,84 mg/kg) i Sr (23,0-37,43 mg/kg), przy stosunkowo wysokiej jego zmienności - odpowiednio 6,29 mg/kg i 38,4 mg/kg (tab. 7). Znacznie wyższą średnią zawartość oraz jej zmienność (10,38 mg/kg) zaobserwowano w przypadku Fe (75,31-77,39 mg/kg), zaś największy udział cechuje Br (274,54-295,0 mg/kg; odchylenie standardowe 107,86 mg/kg). Maksymalna zawartość Tl w jednej próbce to 0,01 mg/kg. Zawartość substancji nierozpuszczalnej

Tab. 7. Parametry statystyczne zawartości pierwiastków śladowych w utworach młodszej soli kamiennej dolnej (Na3a) cyklotemu PZ3 z wysadów solnych Kłodawa i Mogilno Table 7. Statistic narameters of trace elements content in the lower Younger Halite (Na3a) denosits of PZ3 cyclothem from the Kłodawa and Moei ho salt domes

	Części nierozpusz. Insoluble residue	%	30	135	0	8,10	0,20	0,02	0,86											
	Zn		29	2	2,70	3,33	2,98	2,95	0,26											
	Λ		28	2	1,11	2,30	1,71	1,71	0,59											
	n		27	2	0	0,02	0,01	0,01	0											
	Tj		26	2	0	0,01	0	0	0											
	ïT		25	2	0,12	1,96	1,04	1,04	0,92											
	Sr		24	135	3,00	259,00	37,43	23,00	38,40											
a a	Sn		23	2	0,02	0,04	0,03	0,03	0,01											
	Se		22	2	1,14	1,38	1,26	1,26	0,12											
	Sb		21	2	0	0,19	0,10	0,10	0											
	Rb		20	135	0,09	43,00	10,84	8,00	6,29											
	Pb		19	2	0,04	1,36	0,70	0,70	0,66											
	N		18	5	0,95	3,60	2,42	3,15	1,11											
01262	Mo		17	2	0,05	0,56	0,31	0,31	0,26											
	Mn	mg/kg	16	5	0,60	1,35	1,07	1,30	0,31											
	Li		15	2	0,96	3,08	2,02	2,02	1,06											
dan (	ſ		14	5	0,15	1,32	0,48	0,35	0,43											
nont	Ga		13	2	0	0,03	0,02	0,02	0,00											
	Fe				12	5	67,00	95,00	77,39	75,31	10,38									
20	Cu								11	2	0,29	1,36	0,83	0,83	0,54					
	Cr											10	2	0,23	5,09	2,66	2,66	2,43		
	Co												-	6	5	0,28	2,10	1,38	1,40	0,61
	Cd																~	5	0	0,46
	Br		7	138	37,40	616,00	274,54	295,00	107,86											
	Be		9	2	0	0,35	0,18	0,18	0,00											
	Ba		5	2	0,06	0,88	0,47	0,47	0,41											
	As		4	2	1,33	3,28	2,31	2,31	0,98											
	Ag		3	2	0,01	0,12	0,07	0,07	0,06											
immd anonn	pierwiastków owych tents content		2	bek samples	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm.</i> mean	mediana <i>median</i>	odchylenie standard. standard deviation											
	Zawartość ślad Trace elen		1	Liczba pról Number of			Parametry statystycz. Statistic	parameters												

w wodzie (substancja ilasta, węglany, anhydryt) wynosi 0,02–0,2 mg/kg przy niewielkiej zmienności (0,86 mg/kg; tab. 7).

Ocena złożowa. Podsumowując wyniki badań zawartości wybranych pierwiastków śladowych w utworach młodszej soli kamiennej dolnej (Na3a) cyklotemu PZ3 w dwóch wysadach solnych (Kłodawa i Mogilno), należy zaznaczyć, że dominują wyniki oznaczeń składu próbek soli z wysadu Kłodawa (135 próbek) w porównaniu z wynikami z wysadu Mogilno (3 próbki). Z kolei wystąpienia pokładowe omawianych soli dostarczają informacji jedynie o zawartości bromu, stront oznaczono w przewarstwieniach anhydrytowych.

Zawartość większości (23) oznaczonych pierwiastków nie przekracza 3,2 mg/kg, dla kolejnych dwóch pierwiastków (Rb i Sr) może sięgać 8–37 mg/kg, więcej (do ok. 78 mg/kg) jest Fe, a najwięcej (>274 mg/kg) badane sole zawierają Br. Podane zawartości nie kwalifikują soli kamiennych omawianego wydzielenia jako ekonomicznie opłacalnego źródła pozyskiwania pożądanych pierwiastków śladowych, jak np. As, Be, Co, Cs, Ga, J, La czy Tl, zaś Sr i Fe łatwiej pozyskać ze złóż siarczanów oraz tlenków i siarczków żelaza.

#### Młodsza sól kamienna górna (Na3b)

Wykształcenie. W zachodniej części monokliny przedsudeckiej (rejony Nowej Soli i Rybak) utwory młodszej soli kamiennej górnej (Na3b) mają miąższość do 240 m (Podemski, 1973, 1975). Tworzy je sól kamienna szara, kremowa, różowa, pomarańczowa do czerwonej, średniodo grubokrystalicznej, często wielkokrystaliczna, ze smugami, żyłkami i okruchami anhydrytu. Główne minerały to halit, anhydryt, polihalit, substancja ilasta i tlenki żelaza, rzadziej węglany i kwarc (Podemski, 1972, 1973).

Miąższość utworów młodszej soli kamiennej górnej w wysadzie solnym Kłodawa jest szacowna na 4–16 m (Misiek, 1997). Buduje je sól kamienna cielista, różowawa i pomarańczowa, różnokrystaliczna oraz średnio- do grubokrystalicznej, w dolnej części profilu bezteksturalna a wyżej regularnie warstwowana anhydrytem z domieszką substancji ilastej w odstępach 17–22 cm (Tomassi-Morawiec i in., 2008). Ponadto w górnej części profilu soli kamiennej górnej opisano pojedyncze szczeliny z wysychania o głębokości ok. 40 cm, analogiczne do występujących w niżej ległych, stropowych utworach młodszej soli potasowej (Garlicki, 1987; Tarka, 1989; Burliga, 1995).

W wysadzie solnym Mogilno sole tego wydzielenia tworzy zmieniona tektonicznie sół kamienna szaro-pomarańczowa, której zarejestrowana w otworze wiertniczym M-35 pozorna miąższość wynosi kilka m (Wachowiak, 2016). Główne minerały w tych solach to halit, anhydryt, minerały ilaste oraz sylwin i karnalit, sporadycznie automorficzny kwarc (Tomassi-Morawiec i in., 2008).

**Opróbowanie.** Próbki soli z tego wydzielenia pochodzą z dwóch wysadów solnych: Kłodawa i Mogilno. Z wysadu Kłodawa wykorzystano dane reprezentujące 26 próbek pobranych z wymienionego profilu Z3/1 (Tomassi-Morawiec i in. 2008). Z rdzenia otworu wiertniczego M-35 w wysadzie Mogilno pobrano 19 próbek (Wachowiak, 2016). **Tab. 8.** Parametry statystyczne zawartości pierwiastków śladowych w utworach młodszej soli kamiennej górnej (Na3b) cyklotemu PZ3 z wysadów solnych Kłodawa i Mogilno

Table 8. Statistic parameters of trace elements content in the upper Younger Halite (Na3a) deposits of PZ3 cyclothem from the Kłodawa and Mogilno salt domes

Zawartość p ślado <i>Trace elem</i> o	ierwiastków wych ents content	As	Br	Fe	J	Li	Pb	Rb	Ni	Sr	Zn	Części nierozpusz. Insolubles residue
						mg	/kg					%
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13
1	1	2	45	2	2	2	2	26	2	26	2	28
	min. <i>min</i> .	1	44,20	75	2,90	11,80	0,10	4	1,10	8,00	1,30	0,01
	maks. <i>max</i> .	0,20	196,00	205,10	3,80	23,80	0,40	9	1,60	1473,00	2,70	9,67
Parametry statystycz.	śr. arytm. <i>arithm.</i> <i>mean</i>	0,15	109,64	140,05	3,35	17,80	0,25	7,68	1,35	151,65	2,00	1,68
parameters	mediana <i>median</i>	0,15	112,00	140,05	3,35	17,80	0,25	8,00	1,35	53,50	2,00	0,01
	odchylenie standard. standard deviation	0,05	45,08	65,05	0,45	6,00	0,15	1,01	0,25	300,46	0,70	2,61

n – liczba przebadanych próbek / number of analysed samples.

**Charakterystyka geochemiczna.** Wartość współczynnika bromo-chlorowego w młodszej soli kamiennej górnej w okolicach Nowej Soli i Rybak zmienia się od 0,10 do 0,15 (Podemski, 1973). Utwory tego wydzielenia w wysadzie solnym Góra zawierają od 118 do 222 mg/kg bromu (Czapowski i in., 2009). Analizie statystycznej poddano łącznie wyniki oznaczeń z 45 próbek soli, a ich parametry statystyczne zawiera tabela 8.

Bardzo niska i niska średnia zawartość (śr. arytmet. i mediana 0,15–3,35 mg/kg) oraz niewielka jej zmienność (odchylenie standardowe 0,05–0,7 mg/kg) charakteryzuje pierwiastki: As, J, Ni, Pb i Zn (tab. 8). Wyższy udział odnotowano w przypadku Li (17,8 mg/kg) i Rb (7,68– 8,0 mg/kg), przy nieco wyższej zmienności (1–6 mg/kg; tab. 8). Znacznie wyższą średnią zawartość odnotowano w przypadku Fe (140,05 mg/kg) i Br (109,64–112,0 mg/kg) oraz wysokiej zmienności ich udziału – odpowiednio 65,05 i 45,08 mg/kg.

Największy udział (53,5–151,65 mg/kg) i zmienność (300,46 mg/kg) cechuje Sr. Średnia zawartość substancji nierozpuszczalnej w wodzie (substancja ilasta, węglany, anhydryt) wynosi 0,01–1,68 mg/kg, przy zmienności wynoszącej 2,61 mg/kg (tab. 8).

**Ocena złożowa.** Zawartość pięciu oznaczonych pierwiastków (Ag, J, Ni, Pb i Zn) może sięgać 3,3 mg/kg, dla kolejnych dwóch pierwiastków (Li i Rb) wynosi 7–18 mg/kg, więcej (ok. 140 mg/kg) jest Fe i Br (ok. 110 mg/kg), a najwięcej (>151 mg/kg) badane sole zawierają Sr.

Brak oznaczeń zawartości wielu innych pierwiastków śladowych jak np. Ag, B, Ba, Ga, Se czy Tl utrudnia ocenę przydatności omawianych utworów dla ich pozyskiwania, chociaż interesująco przedstawia się stosunkowo wysoki udział Li (ok. 17 mg/kg), zapewne powiązanego z większą zawartością w skale substancji ilastej.

#### Cyklotem PZ4

Analizowane sole kamienne cyklotemu PZ4 reprezentują wydzielenie najmłodszej soli kamiennej (Na4a), łączące dwa wydzielenia (Wagner, 1995): najmłodszej soli kamiennej dolnej (Na4a1) i najmłodszej soli kamiennej górnej (Na4a2).

**Wykształcenie.** Seria solna cyklotemu PZ4 obszarze perykliny Żar (SW Polska, ryc. 1) ma grubość od kilku m do 33 m, średnio 10–15 m. Serię buduje białoszara i beżowa, rzadziej różowa i czerwona sól kamienna o zmiennej przezroczystości, różnokrystaliczna, grubokrystaliczna, miejscami zasilona, zawiera laminy, smugi i gruzłowe skupienia anhydrytu oraz soczewy wtórnej soli wielkokrystalicznej. Utwory solne są przedzielone dwoma przewarstwieniami anhydrytu o miąższości 1–5 m oraz trzema warstwami brunatnych iłów, sugerującymi możliwość podziału całej serii na trzy subcyklotemy. Sól jest silnie spękana, główne minerały to halit, anhydryt i substancja ilasta (Czapowski, 1995).

W zachodniej części monokliny przedsudeckiej (rejony Nowej Soli i Rybak) nierozdzielone utwory najmłodszej soli kamiennej mają miąższość do 22 m (Podemski, 1973, 1975). Buduje je sól kamienna jasnoszara do różowej, drobno- do grubokrystalicznej, rzadziej wielkokrystaliczna, z żyłkami i skupieniami anhydrytu. Główne minerały to halit, anhydryt, polihalit, substancja ilasta i tlenki żelaza, rzadziej kizeryt i gips (Podemski, 1972, 1973).

Utwory solne cyklotemu PZ4 na obszarze LGOM, zaliczone do wydzielenia najmłodszej soli kamiennej, mają miąższość od kilku do 17 m (Czapowski i in., 1992). Tworzy je spękana tektonicznie sól kamienna szara, różowawa i czerwona, często zailona, półprzezroczysta do nieprzezroczystej, różnokrystaliczna, średnio- i grubokrystaliczna, z soczewami wtórnej soli. Anhydryt występuje w formie smug i rozproszonych gruzłowych skupień oraz wkładek o grubości od kilku do kilkunastu cm. Główne minerały serii solnej to halit, anhydryt i substancja ilasta, obecne są tlenki żelaza jako pigment (Czapowski i in., 1992).

Utwory najmłodszej soli kamiennej zostały najlepiej udokumentowane w wysadzie solnym Kłodawa, gdzie ich miąższość jest szacowna na 20–140 m (Misiek, 1997). Buduje je głownie sól różowa z odcieniem cielistym i łoso-

	Części nierozp. Insolubles residue	%	28	70	0,01	3,31	0,19	0,01	0,51
	Zn		27	10	0,14	8,20	3,19	3,86	2,49
	λ		26	2	0,09	0,21	0,15	0,15	0,06
	n		25	2	0,02	0,03	0,03	0,03	0,01
	П		24	2	0,11	0,68	0,40	0,40	0,29
	Sr		23	69	$\gtrsim$	217	26,75	18,50	34,10
	Sn		22	2	0,05	0,07	0,06	0,06	0,01
	Se		21	9	<0,01	2,04	1,86	1,86	0,19
)	Sb		20	2	0	0,03	0,02	0,02	0,02
	Rb		19	69	0,09	10,00	8,67	9,00	1,49
	Pb		18	10	0,02	0,10	0,05	0,04	0,02
	Ni		17	10	0,10	8,05	2,95	3,35	2,25
	Mo		16	2	0,06	0,12	0,09	0,09	0,03
	Mn	g/kg	15	6	1	8,32	4,10	2,00	2,97
	Li	m	14	3	0,10	14,70	5,04	0,32	0,11
	ſ		13	3	<0,2	0,42	0,39	0,39	0,03
	Ga		12	2	0	0,08	0,04	0,04	0,04
,	Fe		11	10	32	420	128,78	81,00	118,93
	Cu		10	9	0,05	0,24	0,16	0,12	0,06
)	Cr		9	6	<0,01	0,41	0,25	0,25	0,16
	Co		8	9	0,15	2,75	1,66	2,40	1,05
	Cd		7	10	<0,02	1,12	0,51	0,58	0,37
	Br		6	93	17,20	240	113,67	125,00	42,98
	Ba		5	2	0	0,31	0,16	0,37	0,16
	As		4	10	<0,01	2,61	1,15	0,65	1,05
	Ag		3	2	0	9,00	0,05	0,05	0,05
•	vartość viastków łowych	nents content	2	n	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm.</i> <i>mean</i>	mediana <i>median</i>	odchylenie standard. <i>standard</i> <i>deviation</i>
	Zav pierv ślac	I race ele	1				Paramet. statys. Statistic	paramet.	

siowym oraz pomarańczowa, grubo- i średnokrystaliczna, przewarstwiona solą kamienną zailoną oraz smugowna i lamionowana anhydrytem (Czapowski i in., 2005).

W wysadzie solnym Mogilno sole tego wydzielenia tworzy sól kamienna bladopomarańczowa, pomarańczowa i różowopomarańczowa, w stropie zailona, a przewiercona w otworze wiertniczym M-35 pozorna miąższość tych utworów wynosi ponad 48 m (Wachowiak, 2016).

Badaniami geochemicznymi dotychczas nie objęto wyróżnionych w wysadzie solnym Kłodawa utworów soli podścielającej (Na4a0), grubości do ok. 1 m, wykształconych jako sól kamienna białoszara, średnio- i grubokrystaliczna ze smugami anhydrytu oraz okruchami iłowców i skał zubra brunatnego (Misiek, 1997).

Główne minerały w tych utworach to halit, anhydryt, substancja ilasta, hematyt jako pigment oraz sporadycznie kwarc, kalcyt i dolomit (Czapowski i in., 2005).

**Opróbowanie.** Przebadane próbki z utworów najmłodszej soli kamiennej pochodzą z dwóch wysadów solnych: Kłodawa i Mogilno. Z wysadu Kłodawa wykorzystano dane z:

- 9 próbek (Wachowiak, 1998),

 - 67 próbek pobranych z profilu Z4/1, zlokalizowanego na poziomie 600 m, w przekopie SW I(12), przy komorze solnej KSR 23/24 w Kopalni Soli KŁO-DAWA S.A. (Tomassi-Morawiec i in., 2008).

Utwory najmłodszej soli kamiennej w wysadzie Mogilno reprezentuje 17 próbek, które pobrano z otworu wiertniczego M-35 (Wachowiak, 2016).

**Charakterystyka geochemiczna.** Na obszarze perykliny Żar utwory zaliczane do najmłodszej soli kamiennej zawierają od 40 do 125 mg/kg Br (Czapowski,1995). Wartość współczynnika bromo-chlorowego w tej soli kamiennej w okolicach Nowej Soli i Rybak zmienia się od 0,09 do 0,20 (Podemski, 1973).

Udział Br w omawianych utworach solnych na terenie LGOM wynosi 44–51 mg/kg (Czapowski i in., 1992).

W wysadzie solnym Mogilno oznaczona zawartość Br w najmłodszej soli kamiennej zmienia się od 33,1 do 52,9 mg/kg (Wachowiak, 2016).

Pierwsze oznaczenia pierwiastków śladowych w utworach najmłodszej soli kamiennej (Na4a) w Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Garlicki, Szybist, 1991) wykazały udział następujących pierwiastków: B – 1,12 mg/kg, Br – 108,7 mg/kg, J – 0,38 mg/kg i Sr – 78,7 mg/kg.

Analizie statystycznej poddano wyniki oznaczeń z 93 próbek soli, pobranych z wymienionych powyżej profili zaś wyliczone parametry statystyczne zawiera tabela 9.

analysed samples

number of

próbek /

liczba zbadanych

Bardzo niska i niska średnia zawartość (śr. arytmetyczna i mediana 0,04–3,86 mg/kg) charakteryzuje następujące pierwiastki (tab. 9): Ag, As, Ba, Cd, Co, Cr, Cu, Ga, J, Mo, Ni, Pb, Sb, Se, Sn, Ti, U, V i Zn. Podobnie stosunkowo niewielkie jest zróżnicowanie ich udziału – odchylenie standardowe wynosi 0,01–2,49 mg/kg. Wyższy udział odnotowano w przypadku trzech pierwiastków (tab. 9): Li (0,39–5,04 mg/kg), Mn (2,0–4,1 mg/kg) i Rb (8,07–9,0 mg/kg), przy niewielkim zróżnicowaniu ich udziału – odchylenie standardowe wynosi 0,11– 2,97 mg/kg. Znacznie wyższą zawartość zarejestrowano w przypadku Sr (18,5–26,75 mg/kg) zaś najwięcej jest Fe (81,0–128,78 mg/kg) oraz Br (113,67–125,0 mg/kg), przy odpowiednio wysokim zróżnicowaniu ich udziału – odchylenie standardowe wynosi 34,1–118,93 mg/kg. **Tab. 10.** Parametry statystyczne zawartości wybranych pierwiastków śladowych w utworach soli różowej (najmłodsza sól kamienna [Na4a]) cyklotemu PZ4 w kopalni soli KŁODAWA (Czapowski i in., 2005)

**Table 10.** Statistic parameters of selected trace elements content in pink rock salt deposits (Youngest Halite unit [Na4a]) of PZ4 cyclothem from the Kłodawa Salt Mine (Czapowski et al., 2005)

	Zawa	artość	Fe	Mg	K	Mn	Zn	Ni	Co	Cd	Br	Pb	Cu	Cr	As	Se	J
Rodzaj próbek <i>Sample type</i>	pierwi ślado <i>Content</i> elem	astków wych t of trace uents								ppm	(mg/kg	g)					
		n									6						
Próbki		min. <i>min</i> .	32	43	60	1,0	1,05	1,52	0,60	0,26	160	0,010	0,110	<0,010	<0,010	<0,010	
(Wachowiak, 1998)		maks. <i>max</i> .	420	892	140	8,0	8,20	8,05	2,75	1,12	240	0,050	0,240	<0,010	<0,010	<0,010	
Point samples	paramet.	śr. arytmet. <i>arithmet.</i> <i>mean</i>	131	216	123	3,8	4,20	3,91	1,97	0,59	190	0,032	0,172	<0,010	<0,010	<0,010	
	statyst. statistic	n	10														
Próbki bruzdowe	paramei.	min. <i>min</i> .	12,02			0,13	0,47	0,01	0,21	n.w.	n.w.	0,05	0,27		n.w.		n.w.
CHEMKOP, Capowski		maks. <i>max</i> .	700,00			3,8	3,10	0,74	0,54	n.w.	n.w.	0,44	0,57		n.w.		n.w.
capowski i in., 2005) Channel samples		śr. arytmet. <i>arithmet.</i> <i>mean</i>	111,44			0,68	1,23	0,21	0,39			0,14	0,42				

n - liczba zbadanych próbek / number of analysed samples; n.w. - nie wykryto / non-detected.

Zawartość substancji nierozpuszczalnej w wodzie (substancja ilasta, węglany, anhydryt) wynosi 0,01–0,19 mg/kg, przy niskiej jej zmienności (odchylenie standardowe to 0,51 mg/kg; tab. 9).

Badania wybranych pierwiastków, w tym niektórych śladowych, w utworach tzw. soli różowej, zakwalifikowanej do wydzielenia najmłodszej soli kamiennej (Na4a) w Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Czapowski i in., 2005), wykazały średni udział (średnia arytmetyczna) następujących pierwiastków (tab. 10): Br – 190,0 mg/kg, Cd – 0,59 mg/kg, Co – 0,39–1,97 mg/kg, Cu – 0,17–0,42 mg/kg, Fe – 11,4–131,0 mg/kg, Mn – 0,68–3,8 mg/kg, Ni – od 0,21 do 3,91 mg/kg, Pb – 0,03–0,14 mg/kg i Zn – od 1,23 do 4,2 mg/kg. Udział pierwiastków As, Cr i Se jest niższy niż granica ich wykrywalności (<0,01 mg/kg), obecności J nie stwierdzono (tab. 10).

**Ocena złożowa.** Średnia zawartość większości (19) oznaczonych pierwiastków śladowych w utworach najmłodszej soli kamiennej i tzw. soli różowej (Na4a) cyklotemu PZ4 zmienia się od 0,03 do blisko 4,0 mg/kg. Udział Mn i Rb może sięgać od ok. 4,0 do ok. 9,0 mg/kg, Li – 5 mg/kg, zaś Sr ok. 27 mg/kg. Najwięcej omawiane sole zawierają Fe – do >128 mg/kg, dzięki obecności pigmentu hematytowego i Br – od 113,0 do 190,0 mg/kg. Niska zawartość wielu pierwiastków śladowych, szczególnie Ba, Ga, Li i Se, wskazuje na brak przydatności omawianych utworów dla pozyskiwania poszukiwanych pierwiastków, choć ta ocena jest jedynie wstępna, gdyż bazuje na bardzo małej liczbie próbek.

#### Ocena złożowa soli kamiennych cechsztynu

Analiza dostępnych danych geochemicznych o zawartości wielu pierwiastków śladowych w solach kamiennych cyklotemów od PZ1 do PZ4 cechsztynu w Polsce wykazała, że w przypadku większości z nich niski udział (zwy-

396

kle do 8 mg/kg) wyklucza te utwory jako skały złożowe, przydatne do przemysłowego pozyskiwania poszukiwanych pierwiastków takich jak np.: As, B, Ba, Ga, Li, Se czy Tl.

Zrejestrowana niekiedy wysoka zawartość Sr (sole Na1, Na3b: do >151 mg/kg) czy Fe (sole Na4a: >128,0 mg/kg) jest związana z obecnością domieszek (anhydryt, pigment hematytowy). Udział Br w tych solach sięga 190 mg/kg, wyższa – 345 mg/kg – odnosi się do niewydzielonej części profilu warstw przejściowych Na3 + K3 w wysadzie solnym Góra.

#### **UTWORY ZUBROWE**

Pojęcie "utwory zubrowe" określa dwa typy skał solnych, zawierające substancję ilastą w ilości od 5 do 85%: a) sól zailoną (5–15%) i b) zuber *sensu stricto* (15–85%; Ryka, Maliszewska, 1982). Rozróżnienie obu typów w warunkach polowych, bez oznaczenia zawartości substancji ilastej, jest niemożliwe, stąd sensowne jest użycie ogólnego terminu dla zdefiniowania tej grupy skał (Tomassi-Morawiec i in., 2019).

W sukcesji osadów cechsztynu w Polsce utwory zubrowe występują głównie w profilach cyklotemów PZ3 i PZ4, budując odrębne wydzielenia litostratygraficzne (tab. 1; Wagner, 1995). Do najważniejszych, dominujących w osiowej części basenu cechsztyńskiego w Polsce (Czapowski i in., 2002; Tomassi-Morawiec i in., 2019), należą wydzielenia: a) zubra brunatnego (Na3t), kończące depozycję osadów cyklotemu PZ3, i b) zubra czerwonego (Na4t, zwanego też "hematytowym"), który powstał w cyklu PZ4. Osady te zostały najlepiej rozpoznane w centrum basenu cechsztyńskiego w Polsce, dzięki zbadaniu otworami wiertniczymi i wyrobiskami podziemnymi wysadów solnych (Tomassi-Morawiec i in., 2019). Utwory zubrowe o mniejszym rozprzestrzenieniu i miąższości wyróżniono także

	Cz. n. <i>I. s.</i>	%	32	10	6,30	67,30	28,44	22,25	20,85	
	ΠZ		32	70	1,30	29,44	12,92	12,00	5,59	
	V		31	61	2,50	65,60	6,38	2,50	10,51	
2	U			30	61	0,05	2	0,47	0,20	0,59
IIIBOI	IT			29	7	0,01	0,10	0,05	0,04	0,03
/a 1 IV	ΪŢ					28	7	12,32	64,83	30,95
10Uav	$\mathbf{Sr}$		27	61	10	447	120,77	96,00	95,53	
ycu r	Sn		26	7	0,15	0,90	0,40	0,29	0,24	
somes	Se		25	7	0,61	1,60	1,03	0,90	0,37	
auow salt de	Sb		24	7	0,01	0,06	0,02	0,02	0,02	
z wys ilno s	Rb		23	61	6,04	42	13,73	12,00	7,09	
goW	Pb		22	64	0,18	1,70	0,88	0,93	0,47	
a and	Ni		21	70	0,10	24,30	6,75	6,00	4,27	
odaw	Mo		20	61	0,15	0,62	0,41	0,50	0,18	
om Kł	Mn		19	13	16	116,40	49,96	37,33	32,09	
them fi	Γi	ß	18	10	24,44	193,10	83,18	53,00	64,29	
cyclo	La	mg/]	17	54	2,50	12	6,40	7,00	2,11	
PZ3 (	ſ		16	16	0,72	10,10	4,43	2,85	3,37	
acti zi its of	Ga		15	61	0,21	8,13	2,02	1,50	1,51	
v utwor	Fe		14	16	1824	18600	6071,91	4099,05	5780,93	
yun (Na3	Cu		13	61	0,71	6	3,36	2,50	1,81	
uber	Cs		12	7	0,39	9,21	3,67	3,09	3,35	
own Z	Cr		11	48	4,82	55,68	20,60	9,61	19,95	
viasu ne Br	C0		10	67	0,05	20	2,65	2,50	2,68	
t prer	Ce		6	54	8	18	12,22	12,00	2,14	
anyci	Cd		8	70	0	11	6,08	7,00	3,40	
ments of	Br		7	98	37,80	308	136,03	144,50	50,01	
ar tost	Be		6	7	0,05	0,53	0,18	0,09	0,17	
e zawa of trac	Ba		5	61	7,68	69,92	24,84	16,30	18,73	
eters	As		4	64	0,10	13	2,99	1,86	3,21	
arame	Ag		3	7	0,55	2,30	1,41	1,44	0,65	
. Statistic p	'artość iastków	urtość astków wych <i>lements</i> <i>tent</i>		u	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm.</i> mean	mediana <i>median</i>	odchyl. standard. <i>standard</i> <i>deviat</i> .	
ab. 11. able 11	Zawa pierwi: ślado <i>Trace el</i>		1				Paramet. statyst. <i>Statist.</i> <i>paramet.</i>			

n – liczba zbadanych próbek / number of analysed samples. cz.n – części nierozpuszczalne / insolubles residue. w randze ogniw i formacji w wyższej części sukcesji cvklotemu PZ4 (Wagner, 1995).

Analizę zawartości pierwiastków śladowych przeprowadzono na podstawie dostępnych opróbowań utworów zubra brunatnego, zubra czerwonego oraz utworów zubrowych przypisanych sukcesji subcyklotemów PZ4c-d.

#### Zuber brunatny (Na3t)

Utwory zubra brunatnego (Na3t), osiągające w wysadzie solnym Kłodawa miąższość 100-110 m, zaś w wysadzie Mogilno 30-35 m, występują ponad młodszą solą kamienną górną (Na3b) a poniżej czerwonego iłu solnego dolnego (T4a) lub nierozdzielonego anhydrytu pegmatytowego (A4), należących do młodszego cyklotemu PZ4 (Tomassi-Morawiec i in., 2019). W otworach wiertniczych poza wysadami solnymi grubość osadów odpowiadających wydzieleniu zubra brunatnego wynosi 1,0-80,5 m, średnio 13,2 m (Tomassi-Morawiec i in., 2019).

Wykształcenie. Przebadane utwory zubra brunatnego (Na3t) w wysadzie Kłodawa, w dolnej części jego profilu, buduje głównie szara sól kamienna warstwowana równolegle iłem z domieszką anhydrytu i podrzędnymi cienkimi warstwami szaro-beżowej soli kamiennej bezteksturalnej oraz przewarstwieniami brunatnego zubra bezteksturalnego o grubości od kilkunastu cm do 4 m i brunatnego iłowca do 2 m. Górna część profilu tworzy zuber bezteksturalny z przewarstwieniami iłowca miaższości do kilku metrów. Lokalnie występuje kilkumetrowej grubości wkładka brekcji iłowcowej (Tomassi-Morawiec i in., 2019).

W wysadzie Mogilno omawiane wydzielenie jest wykształcone jako zuber sensu stricto, miejscami laminowany iłem oraz jako sól kamienna zailona. Substancję ilastą cechuje szarozielone zabarwienie (Tomassi-Morawiec i in., 2019).

Główne minerały w utworach zubra brunatnego to halit, substancja ilasta (w skład której wchodzą chloryt, illit i montmorillonit), siarczany (anhydryt, gips i bassanit), kwarc (detrytyczny i idiomorficzny), weglany (kalcyt, dolomit, magnezyt, breunneryt, metisyt, pistomezyt, syderyt) i hematyt, zaś sporadycznie zarejestrowano sylwin, glaukonit, skalenie (plagioklaz), łyszczyki oraz minerały ciężkie np. cyrkon (Wachowiak, 1998; Czapowski i in., 2002; Brzóska i in., 2005).

Opróbowanie. Próbki utworów zubrowych tego wydzielenia pochodzą z dwu wysadów solnych: Kłodawa i Mogilno. Z wysadu Kłodawa wykorzystano dane reprezentujace:

- 6 próbek (Wachowiak, 1998),

- 71 próbek z trzech profili, opróbowanych w wyrobiskach Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Czapowski i in., 2002; Tomassi-Morawiec i in., 2019):

a) dwa profile wykonane na poziomie kopalnianym 600 m: profil I, zlokalizowany wzdłuż przekopów SW III(32) i SE III(24) - 41 próbek oraz profil II prowadzony wzdłuż przekopu SW I(12) – 17 próbek;

b) profil III, zlokalizowany na poziomie kopalnianym 450 m wzdłuż przekopu SW (21).

alization i and -1. T/1. 1. È 2 1 Utwory zubra brunatnego w wysadzie Mogilno reprezentuje 21 próbek, pobranych z rdzenia otworu wiertniczego M-35 (Wachowiak, 2016; Tomassi-Morawiec i in., 2019).

Charakterystyka geochemiczna. Utwory zubra brunatnego (Na3t) w wysadzie solnym Góra zawierają od 108 do 203 mg/kg Br (Czapowski i in., 2009). Łącznie analizie statystycznej poddano wyniki oznaczeń z 98 próbek skał zubrowych z wysadów solnych Kłodawa i Mogilno (tab. 11). Bardzo niska i niska średnia zawartość (śr. arytmet. i mediana 0,02-7,0 mg/kg) charakteryzuje następujące pierwiastki (tab. 11): Ag, As, Be, Cd, Co, Cs, Cu, Ga, J, La, Mo, Ni, Pb, Sb, Se, Sn, Tl, U i V. Zróżnicowanie ich udziału jest stosunkowo niewielkie - odchylenie standardowe mieści się w przedziale 0,02-10,51 mg/kg. Wyższy udział (9,61-20,6 mg/kg) i jego zróżnicowanie (2,14-19,95 mg/kg) odnotowano w przypadku czterech pierwiastków (tab. 11): Ce, Cr, Rb i Zn. Znacznie wyższa średnia zawartość (16,3-83,18 mg/kg) i jej zmienność (18,73-64,29 mg/kg) charakteryzuje cztery pierwiastki: Ba, Li, Mn i Ti. Największy udział cechuje Br (136,03-144,5 mg/kg) i Sr (96,0-120,77 mg/kg), przy wysokiej zmienności (50,1-95,53 mg/kg). Rekordowa jest zawartość (4099,05-6071,91 mg/kg) i zmienność udziału (5780,93 mg/kg) Feto efekt występowania w skałach zubrowych i iłowcach rozproszonego hematytu jako pigmentu. Średnia zawartość substancji nierozpuszczalnej w wodzie (substancja ilasta, węglany, anhydryt, kwarc) wynosi 22,25–28,44 mg/kg, przy zmienności wynoszącej 20,85 mg/kg (tab. 9). Odnotowany wyższy udział Ba, Br, Li, Mn, Sr i Ti wynika z zmiennego udziału w zubrze substancji ilastej i siarczanów (anhydryt i gips; Tomassi-Morawiec, Czapowski, 2006; Tomassi-Morawiec i in., 2019).

**Ocena złożowa.** Podsumowując wyniki badań zawartości wybranych pierwiastków śladowych w utworach zubrowych zubra brunatnego (Na3t) cyklotemu PZ3 w dwóch wysadach solnych (Kłodawa i Mogilno), należy zaznaczyć, że dominował tu materiał analityczny z wysadu Kłodawa (77 próbek), w porównaniu z wysadem Mogilno (21 próbek).

Zawartość większości (19) oznaczonych pierwiastków nie przekracza 7,0 mg/kg, kolejnych czterech (Ce, Cr, Rb, V i Zn) może sięgać 20,0 mg/kg, najwięcej jest wspomnianych Ba, Br, Fe, Li, Mn, Sr i Ti – średnio >20 mg/kg do 6071,91 mg/kg w przypadku Fe.

Przedstawione wielkości parametrów, istotne dla oceny możliwości przemysłowego pozyskiwania szeregu pożądanych pierwiastków, jak np. As, Be, Co, Cs, Ga, J, La czy Tl, wskazują, że eksploatacja utworów zubrowych cyklotemu PZ3 – przy przeciętnej zawartości tych pierwiastków w skale, zwykle w granicach 0,05–7,0 mg/kg, jest nieopłacalna. Wymienione pierwiastki o wyższym udziale, np. Ba, Ce, Fe, Li, Mn, Ni, Rb czy Sr, występują w większym procencie w złożach siarczków i tlenków metali oraz siarczanów bądź w formacjach skał ilastych (Gruszczyk, 1984).

#### Zuber czerwony (Na4t)

Utwory zubra czerwonego (Na4t), o miąższości 90– 100 m w wysadzie solnym Kłodawa i 30–35 m w wysadzie Mogilno, występują ponad najmłodszą solą kamienną górną (Na4a2), zaś ich strop stanowią zwykle osady dolnego triasu. W otworach wiertniczych poza wysadami solnymi grubość osadów odpowiadających wydzieleniu zubra czerwonego wynosi 1,0–770,0 m, średnio 35,1 m (Tomassi-Morawiec i in., 2019).

**Wykształcenie.** Utwory zubra czerwonego (Na4t) w wysadzie Kłodawa budują rytmicznie laminowane szare do beżowych sole kamienne, warstwowane i bezteksturalne, czasem z fragmentami iłowców oraz brunatne zubry warstwowane i bezteksturalne, często z różnej wielkości fragmentami iłowców. Skały te są przedzielone warstwami brunatnych iłowców i brekcji iłowcowej grubości od kilkunastu cm do kilkudziesięciu m (Tomassi-Morawiec i in., 2019).

W wysadzie Mogilno w dolnej części profilu omawianego wydzielenia dominuje szara do beżowej sól zailona, wyżej występują czerwone zubry bezteksturalne i laminowane, z domieszką czerwono-brunatnego i szaro-zielonego iłu (Tomassi-Morawiec i in., 2019).

Skład mineralny utworów zubra czerwonego jest podobny do składu osadów starszego zubra brunatnego, nieco większy jest udział hematytu, nie zaobserwowano tu jednak obecności glaukonitu.

**Opróbowanie.** Próbki utworów zubrowych wydzielenia zubra czerwonego pochodzą z dwu wysadów solnych: Kłodawa i Mogilno. Z wysadu Kłodawa wykorzystano dane reprezentujące:

- 8 próbek (Wachowiak, 1998),

– 21 próbek pobranych z 2 profili, opróbowanych w wyrobiskach Kopalni Soli KŁODAWA S.A. na poziomie kopalnianym 450 m (Czapowski i in., 2002; Tomassi-Morawiec i in., 2019): wspomnianego profilu III (11 próbek) i profilu IV, zlokalizowanego wzdłuż przekopu SW (16) – 10 próbek.

Utwory tego wydzielenia w wysadzie Mogilno reprezentuje 15 próbek, pobranych z rdzenia otworów wiertniczych M-29 (5 próbek; Tomassi-Morawiec i in., 2019) i M-39 (10 próbek; Wachowiak, 2016).

**Charakterystyka geochemiczna.** Analizie statystycznej poddano wyniki oznaczeń z łącznie 44 próbek skał zubrowych (tab. 12).

Podobne jak dla starszych utworów zubrowych omówiono udział pierwiastków w oparciu o parametry istotne dla oceny potencjału złożowego badanych utworów (średnia arytmetyczna, mediana i odchylenie standardowe).

Bardzo niska i niska średnia zawartość (0,02–3,17 mg/kg) oraz jej zmienność (odchylenie standardowe w przedziale 0,03–2,47 mg/kg) cechuje następujące pierwiastki: Ag, As, Be, Co, Cs, Cu, Ga, J, Mo, Pb, Sb, Se, Sn, Tl i U (tab. 12). Wyższy udział (0,88-18,57 mg/kg) i jego zróżnicowanie (2,35-11,69 mg/kg) odnotowano w przypadku 9 pierwiastków: Ba, Cd., Ce, Cr, La, Ni, Rb, V i Zn (tab. 12). Znacznie wyższa średnia zawartość (28,08-81,62 mg/kg) i jej zmienność (11,84-113,37 mg/kg) charakteryzuje Br, Li, Mn, Sr i Ti. Największy udział cechuje Fe (3840,0–7011,32 mg/kg) w konsekwencji występowania w skałach zubrowych i iłowcach rozproszonego hematytu jako pigmentu. Zawartość substancji nierozpuszczalnej w wodzie (substancja ilasta, węglany, anhydryt, kwarc) wynosi 8,85-15,07 mg/kg, przy sporym jego zróżnicowaniu (12,77 mg/kg; tab. 10). Podobnie jak w przypadku utworów starszego zubra bru-

	Cz.n.	L.S.	%	32	9	5,20	42,70	15,07	8,85	12,77					
ogilno		711							32	35	1,80	41,00	13,61	13,00	9,27
		>				31	26	<5	22,30	12,26	10,58	4,43			
	=			30	26	<0,003	2	0,81	0,30	0,85					
'a i Mc	E	11		29	5	<0,002	0,10	0,06	0,04	0,03					
Jodaw	Ë	-		28	5	13,50	49,80	30,56	30,05	11,84					
nych k	5	N.		27	26	18	232	79,12	75,00	45,83					
w sol: ies	c.	IC		26	5	0,09	0,80	0,37	0,30	0,25					
ysadór It dom	ŭ	e e		25	13	<0,01	1,50	0,60	0,52	0,55					
4 z w no sal	10	00		24	5	0,01	0,10	0,03	0,02	0,03					
₁U PZ4 Mogili		KD		23	26	10	46	18,00	18,00	10,07					
kloten a and ]		ΓD		22	35	<0,01	1,10	0,39	0,30	0,38					
4t) cyl odawa	ž	Ζ		21	35	2,90	22,10	8,08	6,30	3,96					
n Kł	Ň	MIO		20	26	<2	06,0	0,62	0,69	0,30					
vonego em fro	-M	INI	/kg	19	13	3,20	460	81,62	49,00	113,37					
a czerv ycloth		ľ	mg	18	6	29,02	105,10	65,57	65,36	29,81					
zubra 2Z4 c		La La		17	21	Ş	14	8,00	7,00	2,35					
srach s of ]	-	ſ		16	14	0,20	8,40	2,94	2,15	2,27					
utwo sposit	ć	29		15	26	<3	7	3,17	3,10	1,92					
/ych w a4t) d€	Ē	re		14	19	150	23400	7011,32	3840,00	6356,04					
ladow er (N	ć	CI		13	34	\$	8	2,85	1,91	2,47					
ów śl Zub	ζ	Ĉ		12	5	0,33	3,40	1,56	1,16	1,10					
iastk e Red	ζ	5		11	34	0,59	32,10	7,62	0,88	96,6					
in the	ć	5		10	34	<5	9	2,20	1,80	1,36					
iych j ntent	ζ	Ce		6	21	6	18	12,62	12,00	2,55					
vybran nts coi	Z	Ca		8	35	<0,003	10,00	4,84	6,00	3,46					
cości v eleme:	È	Br		7	44	21	190	58,00	49,65	41,22					
race	É	De		9	5	0,03	0,30	0,10	0,05	0,10					
zne za s of t	É	Da		5	26	<10	52,10	18,57	13,70	11,69					
stycz neter		AS		4	35	<3	6	1,09	0,20	1,68					
staty paran		<b>Ag</b>		ю	5	0,12	1,20	0,65	0,60	0,38					
Parametry Statistic <sub>]</sub>	artość	astkow owych	elements Stent	2	u	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm.</i> mean	mediana <i>median</i>	odchyl. stand. <i>stand.</i> <i>deviat.</i>					
Tab. 12. ] Table 12.	Zawa pierwiź ślador		Trace (	1				Paramet. statyst. Statist. paramet.	•						

n – liczba zbadanych próbek / *number of analysed samples.* cz.n – części nierozpuszczalne / *insolubles residue.*  natnego odnotowany powyżej wyższy udział Br, Li, Mn, Sr i Ti wynika ze zmiennego udziału substancji ilastej i siarczanów (anhydryt i gips; Tomassi-Morawiec, Czapowski, 2006; Tomassi-Morawiec i in., 2019).

**Ocena złożowa.** Zawartość większości (15) oznaczonych pierwiastków śladowych w utworach zubrowych zubra czerwonego (Na4t) cyklotemu PZ4 w dwu wysadach solnych (Kłodawa i Mogilno) nie przekracza 4 mg/kg, kolejnych pierwiastków (Ba, Cd, Ce, Cr, La, Ni, Rb, V i Zn) może sięgać 19,0 mg/kg, więcej jest wspomnianych Br, Fe, Li, Mn, Sr i Ti – od 28,0 do >81 mg/kg i >7011 mg/kg w przypadku Fe.

Podobnie jak w przypadku starszych utworów zubrowych cyklotemu PZ3 utwory zubra czerwonego nie zawierają takiej ilości pożądanych pierwiastków, jak np. As, Be, Co, Cs, Ga, J czy Tl (przeciętny udział to <4,0 mg/kg), by przemysłowa eksploatacja tych skał w celu pozyskania tych pierwiastków była ekonomicznie opłacalna. Z kolei pierwiastki o wyższym udziale, np. Ba, Ce, Fe, Li, Mn, Ni, Rb czy Sr, występują w większej koncentracji w złożach siarczków i tlenków metali oraz siarczanów bądź w formacjach skał ilastych (Gruszczyk, 1984).

#### Utwory zubrowe subcyklotemów PZ4c-d

Wykształcenie i charakterystyka geochemiczna. Utwory zubrowe, przypisane młodszej części profilu cyklotemu PZ4, reprezentują cztery próbki, pobrane z rdzenia otworu wiertniczego Budziszewice IG-1 (Czapowski i in., 2002; Tomassi-Morawiec i in., 2019), zlokalizowanego w okolicach wysadu solnego Rogóźno (ryc. 1). W otworze tym osady te osiągają miąższość 85 m (Czapowski i in., 2002; Tomassi-Morawiec i in., 2019), dominują brunatne iłowce faliście i poziomo laminowane, z automorficznymi kryształami halitu, przewarstwione w dolnej części profilu solą kamienną zailoną, od równo- do różnokrystalicznej, barwy od szarej po beżową i brunatną. W górnej części profilu iłowce są przewarstwione czerwonym zubrem różnokrystalicznym.

Dane statyczne oznaczeń zawartości pierwiastków śladowych w tych osadach zawiera tabela 13. Zwartość następujących pierwiastków: Ba, Co, Cr, Ga, Hf, Mo, Nb, Pb, Ta, U, V i W jest niższa od ich granicy oznaczalności (<2 do <10 mg/kg; tab. 13). Średnia zawartość (średnia arytmetyczna i mediana) – 3,75–6,0 mg/kg, przy niskim jej zróżnicowaniu (odchylenie standardowe wynosi 0,43– 0,82 mg/kg), cechuje cztery pierwiastki: La, Ni, Th i Y. Wyższy średni udział (8,0–12,0 mg/kg) i niewielka jego zmienność (0,0–2,55 mg/kg) odnotowano w przypadku sześciu pierwiastków: As, Ce, Cd, Rb, Zn i Zr (tab. 13). Największy udział cechuje Br (88–102 mg/kg) oraz Sr (38,5–41,25 mg/kg), przy wysokiej jego zmienności: odpowiednio 27,36 i 15,12 mg/kg.

**Ocena złożowa.** Niewielka ilość (cztery próbki, jeden otwór wiertniczy) przebadanego materiału z najmłodszych utworów zubrowych cyklotemu PZ4 oraz wybiórczy charakter oznaczeń zawartości

Zr		26		6	13	10,00	10,50	2,55		
Zn		25		11	13	12,00	12,00	0,71		
Y		24		3	4	3,75	4,00	0,43		
M		23		<5	<5					
>		22		<5	<5					
n		21		$\langle \rangle$	$\langle \rangle$					
Th		20		4	5	4,75	5,00	0,43		
Ta		19		$\Diamond$	$\Im$					
Sr		18		24	64	41,25	38,50	15,12		
$\mathbf{R}\mathbf{b}$		17		6	13	11,25	11,50	1,48		
Pb		16		$\heartsuit$	$\heartsuit$					
Ż		15		5	6	5,25	5,00	0,43		
qN	mg/kg	14	4	$\Diamond$	$\Diamond$					
Mo		13		$\Diamond$	$\Diamond$					
La		12		\$	9	6,00	6,00	0,82		
Gh		11		$\heartsuit$	$\heartsuit$					
Ga		10		$\heartsuit$	$\heartsuit$					
Cu		6		\$	16	16,00	16,00	0		
Cr		8		<5	\$					
Co		7		<5	\$					
Cd		6		\$	6	8,00	9,00	1,41		
Ce		5		8	12	10,50	11,00	1,50		
Br		4		41	107	88,00	102,00	27,36		
Ba	-	3		<10	<10					
As		2		$\Im$	10	10	10	0		
artość	iastków owych elements ntent	1	u	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm.</i> <i>mean</i>	mediana median	odchyl. standard. standard deviat.		
Zaw	Zawa pierwi ślado <i>Trace e</i> <i>con</i>		Zawa pierwi Ślado <i>Trace e</i>					Paramet. statyst. <i>Statist.</i>	paramet.	

pierwiastków śladowych nie pozwala rzetelnie ocenić, czy te skały mają jakąś wartość ekonomiczną ze względu na występujące w nich pierwiastki śladowe.

#### Ocena złożowa utworów zubrowych cechsztynu

Przedstawiona analiza dostępnych danych geochemicznych o zawartości szeregu pierwiastków śladowych w utworach zubrowych cyklotemów PZ3 i PZ4 cechsztynu w Polsce wykazała, że udział większości (16) oznaczonych pierwiastków nie przekracza 7 mg/kg, kolejnych 7 pierwiastków (Ba, Ce, Cr, Ni, Rb, V i Zn) może sięgać 20 mg/kg, najwięcej jest Br, Li, Mn, Sr i Ti – średnio od >20 mg/kg do >81 mg/kg i do 7011 mg/kg w przypadku Fe. Podwyższona zawartość wymienionych pierwiastków – poza Br – wiąże się ze znacznym udziałem w skale domieszek (anhydryt, substancja ilasta, pigment hematytowy), z którymi te pierwiastki są głównie związane.

Tym niemniej ogólnie niska średnia zawartość (do 20 mg/kg) takich poszukiwanych pierwiastków jak np.: As, B, Ba, Ce, Ga, La, Li, Se czy Tl wskazuje, że utwory zubrowe nie są korzystnymi skałami złożowymi do przemysłowego ich pozyskiwania.

### UTWORY POTASONOŚNE

Pierwsze badania wybranych pierwiastków śladowych (Br, B) w cechsztyńskich solach potasowych przeprowadzono w latach 50. ub.w. (Werner, 1954). Zaprezentowane poniżej wyniki oznaczeń zawartości kilkudziesięciu pierwiastków śladowych dotyczą dostępnych opróbowaniu utworów potasonośnych cyklotemów PZ1, PZ2 i PZ3 cechsztynu, występujących na obszarze Pomorza Gdańskiego w rejonie Zatoki Puckiej i w obrębie czterech wysadów solnych (Damasławek, Góra, Kłodawa i Mogilno) w centralnej Polsce (ryc. 1).

#### Cyklotem PZ1

W latach 60. i 70. ub.w. udokumentowano (Czapowski i in., 2008, z literaturą) na obszarze Pomorza Gdańskiego w utworach cyklotemu PZ1 cztery złoża soli K-Mg typu siarczanowego (polihality): Chłapowo, Mieroszyno, Swarzewo i Zdrada (ryc. 1). Sole te tworzą skupienia w formie od jednej do trzech warstw grubości 1,9–73 m (Peryt i in., 1998, 2005; Czapowski i in., 2008) w górnej części profilu wydzielenia anhydrytu dolnego (A1d), którego miąższość na tym obszarze zmienia się od 19,5 do 173,6 m (Peryt, 1991,1994).

**Wykształcenie i opróbowanie.** Wobec braku zachowanych materiałów rdzeniowych z okresu dokumentowania (np. Podemski, 1966, 1972, 1973, 1974a, b) wspomnianych złóż oraz badań prowadzonych w latach 70. ub.w. na obszarze przedsudeckim, siarczanowe utwory potasonośne (polihality) przeanalizowano na podstawie 9 próbek z udostępnionych wycinków rdzenia z utworów anhydrytu dolnego, przewierconych ostatnio otworem wiertniczym Mieroszyno M-9 przez KGHM Polska Miedź S.A. w rejonie Mieroszyna (ryc. 1).

n - liczba próbek / number of samples.

Opróbowane polihality tworzą dwa przewarstwienia anhydrytowo-polihalitowe na głębokościach 767,7–782,8 i 809,0–811,4 m, wykształcone jako szary anhydryt [ab. 14. Parametry statystyczne zawartości pierwiastków śladowych w siarczanowych solach potasowo-magnezowych cyklotemu PZ1 w Polsce (otwór wiertniczy Mieroszyno M-9)

ų		8			ю	6	0															
V Z		1 2			2 1	2	2 1	0														
Ţ		26 2		9	10	7	7	7														
Sr		25	25	454	378	075	723	691														
In		54		6	2	5 1	3	4														
Fe N		23 2		12	51	33	29	13														
Cu		22		4	17	12	13	4														
Ba		21			10	S	4	ŝ														
U		20		0,07	1,02	0,33	0,20	0,28														
Pb		19			<0,1	1,3	0,3	0,2	0,402542937													
П		18		<0,1	$<\!0,1$	<0,1	$<\!0,1$															
Ce		17		<0,05	0,13	0,07	0,07	0,03														
La	mg/kg		16		<0,05	<0,05	<0,05	<0,05														
Cs		15	10 11 12 13 14 15 9	<0,1	<0,1	<0,1	<0,1															
$\mathbf{S}\mathbf{b}$		14		<0,05	<0,05	<0,05	<0,05															
Sn		13		<0,5	<0,5	<0,5	<0,5															
Cd		12				<0,05	<0,05	<0,05	<0,05													
$\mathbf{Ag}$		11		<0,1	<0,1	<0,1	$<\!0,1$															
Mo		10			0,07	1,62	0,43	0,29	0,445894856													
$\mathbf{R}\mathbf{b}$		6		<0,5	2,1	1,4	1,6	0,4														
Se		8		$\Diamond$	$\Diamond$	$\heartsuit$	$\Diamond$															
As		7																$\overline{\nabla}$	$\overline{\lor}$	$\overline{\lor}$	$\overline{\lor}$	
Ga		9		<0,1	<0,1	<0,1	<0,1															
Ņ		5		1,1	3,5	1,9	1,6	0,7														
Co		4		<0,05	<0,05	<0,05	<0,05															
Be		3		<0,3	<0,3	<0,3	<0,3															
Li		2		15,1	59,6	26,3	20,6	13,7														
artość	iastków owych <i>elements</i> <i>utent</i>	1	u	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm.</i> mean	mediana <i>median</i>	odchyl. standard. standard deviat.														
Zawi pierwi ślado <i>Trace e</i> <i>con</i>						Paramet. statyst. <i>Statist.</i>	paramet															

mikro- do drobnokrystalicznego, z żółto-oliwkowymi skupieniami, smugami i przerostami polihalitu i węglanów, lekko bitumiczny. Skład mineralny polihalitów (2 próbki) obejmuje anhydryt i magnezyt (minerały pierwotne) oraz polihalit i gips (minerały wtórne; Czapowski i in., 2020b).

Charakterystyka geochemiczna. Badania chemiczne próbek bruzdowych, pobranych z rdzeni otworów wiertniczych dokumentujących wymienione złoża, ograniczały się do określenia zawartości składników o znaczeniu surowcowym (np. Ca, K, Mg, SO4, substancja ilasta) i poza nielicznymi analizami zawartości Br nie obejmowały wówczas oznaczeń innych pierwiastków śladowych. Późniejsze badania (Pasieczna, 1987) wykazały nieobecność Fe i Mn w polihalitach, zawartość B w tych utworach wynosi od 10 mg/kg do >500 mg/kg, zaś Sr - 600-900 mg/kg. Ponadto lokalnie (trzy otwory) w obrębie utworów najstarszej soli kamiennej (Na1) występują kilku-kilkunastometrowe przewarstwienia pierwotnych soli chlorkowych potasowo-magnezowych, w których zawartość Br wynosi 370-2175 mg/kg, zaś B - sięga 240 mg/kg. Udział boru w przewarstwieniach polihalitowych grubości od kilkunastu cm do ponad metra (pięć otworów wiertniczych) w pokładzie soli kamiennej wynosi 1-110 mg/kg, strontu 0,09-2,3% (Stępniewski, 1973). Parametry statystyczne zawartości wybranych pierwiastków śladowych w przebadanych 9 próbkach przedstawiono w tabeli 14. Zwartość takich pierwiastków jak: Ag, As, Be, Cd, Co, Cs, Ga, Sb, Se, Sn, La i Tl jest niższa od ich granicy oznaczalności (<0,05 do <2 mg/kg; tab. 14). Niska średnia zawartość (śr. arytmetyczna i mediana: 0,07–2,0 mg/kg) cechuje następujące pierwiastki: Ni, Rb, Mo, Ce, Pb, V i U. Wyższy udział (3-13 mg/kg) odnotowano w przypadku Ba, Cu, Mn, Ti i Zn. Udział Li jest stosunkowo wysoki (20-26 mg/kg), wyższy jest Fe (29-33 mg/kg), lecz najwięcej przabadane próbki zawierają Sr (723–1075 mg/kg), co jest wynikiem ich składu mineralnego, zdominowanego przez siarczany: polihalit, anhydryt i gips (Czapowski i in., 2020b). Niskie zróżnicowanie zawartości (odchylenie standardowe 0,03-4 mg/kg) cechuje Ba, Cu, Ce, Mn, Mo, Ni, Pb, Rb, Ti i Zn, wyższe (13-14 mg/kg) Fe i Li lecz najbardziej zmienny udział wykazuje Sr (691 mg/kg; tab. 14).

**Ocena złożowa.** Niewielka ilość dostępnego materiału (rdzeń jednego otworu wiertniczego, 9 próbek) nie pozwala rzetelnie ocenić, czy wystąpienia siarczanowych soli K-Mg w wydzieleniu anhydrytu dolnego (A1d) w rejonie Mieroszyna mają jakąś wartość ekonomiczną ze względu na występujące w nich pierwiastki śladowe.

#### Cyklotem PZ2

Analizowane wydzielenia litostratygraficzne cyklotemu PZ2, reprezentujące utwory potasonośne, to starsza sól potasowa (K2) i przylegające do niej utwory przejściowe Na2 + K2, zawierające skupienia chlorkowych soli K-Mg. Zwykle spąg serii potasonośnej stanowi strop wydzielenia starszej soli kamiennej (Na2), zaś strop – spąg utworów starszej soli kamiennej kryjącej (Na2r) lub bezpośrednio spąg wydzielenia anhydrytu kryjącego (A2r). Utwory potasonośne opróbowano w czterech wysadach solnych: Damasławek, Góra, Kłodawa i Mogilno (ryc. 1).

n – liczba próbek / number of samples.

Wykształcenie. Pokład starszej soli potasowej na obszarze perykliny Żar (SW Polska, ryc. 1) ma grubość od kilku do 24 m (Czapowski, 1995) i buduje go – podobnie jak na sąsiadującym obszarze monokliny przedsudeckiej – powtarzająca się sukcesja warstw soli kamiennej, soli kamiennej z sylwinem i warstw anhydrytowo-polihalitowo-halitowych. Brawa tych skał zmienia się od żółtej do czerwonej, zaś główne minerały to sylwin, polihalit, halit, anhydryt, substancja ilasta i tlenki żelaza, pojawiają się też ziarna kwarcu i agregaty boracytu (np. Podemski, 1972, 1974a, b, 1975).

Serię potasonośną cyklotemu PZ2 w wysadzie solnym Damasławek tworzą powtarzające się wielokrotnie utwory starszej soli potasowej (K2), o miąższości szacowanej na ok. 1,5 m (Czapowski i in., 2020b). Utwory te buduje głównie tzw. sól twarda, różnokrystaliczna, biało-szaro--czerwona, kizerytowa, z nieznaczną domieszką kainitu oraz anhydrytu i substancji ilastej w postaci lamin i wrostków. W wysadzie solnym Góra omawianą serię potasonośną budują powtarzające się wielokrotnie w kompleksie starszej soli kamiennej (Na2) utwory starszej soli potasowej (K2), złożone z cienkich warstw i lamin, silnie zmienione i zredukowane tektonicznie. Ich miąższość zmienia się od kilku do kilkudziesięciu centymetrów. Struktura soli K-Mg jest średnio- i grubokrystaliczna, zaś tekstura słabo czytelna, warstwowa.

W wysadzie solnym Kłodawa miąższość badanych utworów jest szacowana na 11–17 m, w tym utwory przejściowe to ok. 5 m (Burliga i in., 1995). Warstwy przejściowe Na2 + K2, płynnie przechodzące w spągu w utwory starszej soli kamiennej, buduje sól kamienna grubokrystaliczna, białoszara z domieszkami iłu, laminowana anhydrytem, która w stropowej części zawiera skupienia i mniej lub bardziej regularne przerosty soli K-Mg (tzw. rytmy halitowo-karnalitowe), zdominowane przez kizeryt, polihalit, karnalit i sylwin (Misiek, 1997). Z kolei serie starszej soli potasowej (K2) tworzy sól potasowa twarda, anhydrytowo-sytlwinitowo-polihalitowa, która w dolnej partii zawiera domieszki karnalitu i kizerytu (Misiek, 1997) oraz langbeinitu, bischofitu i kainitu (Czapowski i in., 2020b).

Utwory starszej soli potasowej (K2) w wysadzie solnym Mogilno, stwierdzone otworami wiertniczymi, mają grubość kilkudziesięciu cm (Wachowiak, 2016). Tworzą je sole o barwie biało-szaro-czerwonej i strukturze średnioi grubokrystalicznej oraz teksturze warstwowanej, utworzonej przez naprzemianległe warstwy kizerytowo-halitowe (białoszare) i sylwinowo-halitowe (czerwone).

Analiza składu mineralnego warstw przejściowych Na2 + K2 wykazała obecność następujących minerałów: halit, anhydryt i sylwin (jako minerały pierwotne) oraz kizeryt, polihalit i kwarc (jako minerały wtórne). Z kolei w utworach starszej soli potasowej (K2) oznaczono halit, anhydryt, karnalit, sylwin, langbeint i loweit (jako minerały pierwotne) oraz bledyt, kizeryt, kainit, kronstedyt, kwarc, leonit i polihalit (jako minerały wtórne). Rzadko napotkano takie minerały jak: nantokit, starkeit, spodumen, magnezyt i pikromeryt (Czapowski i in., 2020b).

**Opróbowanie.** Wyniki oznaczeń zawartości pierwiastków śladowych, wykorzystane do analizy statystycznej, odnoszą się do próbek soli pobranych z czterech wysadów solnych: Kłodawa, Damasławek Góra i Mogilno, dla których jest podana lokalizacja (tab. 2).

Wysad Kłodawa reprezentują dane uzyskane dla:

- 70 próbek z wspomnianych wcześniej 3 profili opróbowanych w wyrobiskach Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Tomassi-Morawiec i in., 2008; Czapowski i in., 2020b): profil Z2/1 (29 próbek), profil Z2/2 (19 próbek) i profil Z2/3 (22 próbki),
- 3 próbek pobranych w przekopach GPT 1a, 1b i w przecince III na poziomie eksploatacyjnym 750 m Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Wachowiak, 1998).

Utwory z wysadu Damasławek reprezentuje 7 próbek rdzenia z otworu wiertniczego Damasławek A i 3 próbki z otworu wiertniczego Damasławek B, zaś w przypadku wysadu Góra pozyskano jedną próbkę rdzenia z otworu G-41 (Czapowski i in., 2020b).

Charakterystyka geochemiczna. Dokumentacje złożowe wykonane dla wysadu solnego Kłodawa (np. Werner, 1958, 1962; Mazurek i in., 2016) podają dla soli K-Mg w obrębie cyklotemu PZ2 zmienne zawartości takich pierwiastków śladowych jak: Br, B, Mn, Cs, Li i Sr. Badania zespołu niemieckiego w latach 2005-2007 (por. Tomassi--Morawiec i in., 2008, 2009) tej serii ustaliły w niej udział Br od 77 do 1840 mg/kg. Utwory tzw. warstw przejściowych Na2 + K2 w wysadzie solnym Góra zawierają od 59 do 651 mg/kg Br (Czapowski i in., 2009). Prowadzone w latach 2005-2006 badania zawartości bromu w halicie z warstw przejściowych Na2 + K2 (Schramm, Bornemann, 2006) w otworze wiertniczym Mogilno M-24 z wysadu Mogilno (24 próbki) wykazały jego udział od 70 mg/kg do 232 mg/kg (średnio 139 mg/kg). Z kolei w utworach starszej soli potasowej (K2; 5 próbek) jego zawartość wynosiła 69-238 mg/kg (średnio 164 mg/kg). Późniejsze oznaczenia Wachowiaka (2015) w skałach starszej soli potasowej (K2) w otworze wiertniczym Mogilno M-29 wykazały stosunkowo niski udział Br: 69,4-148,7 mg/kg.

Parametry statystyczne zawartości pierwiastków śladowych w utworach potasonośnych cyklotemu PZ2, wyliczone łącznie dla 91 próbek o udokumentowanej lokalizacji z wysadów solnych Kłodawa, Damasławek, Góra i Mogilno przedstawiono w tabeli 15. Udział w badanych utworach takich pierwiastków jak: Ag, Be, Se i Sn jest niższy od granicy ich oznaczalności (<0,01 do <0,5 mg/kg; tab. 15). Bardzo niska i niska średnia zawartość (śr. arytmetyczna i mediana 0,09-0,47 mg/kg) charakteryzuje następujące pierwiastki: Cd, Ce, Co, Cs, Ga, J, La, Mo, Pb, Sb, Tl i U. Wyższy udział (1-6 mg/kg) odnotowano w przypadku 8 pierwiastków (tab. 15): As, Ba, Cr, Cu, Li, Mn, Ni i V, trzy kolejne: Rb, Ti i Zn, występują częściej (3-24 mg/kg). Badane utwory zawierają naj-więcej Br (119-259 mg/kg), co jest normą w przypadku soli potasowych zawierających sylwin, kainit i karnalit (np. Sonnenefeld, 1984; Warren, 2006). Ponadto obficie występuje Fe (100-146 mg/kg) i Sr (76-218 mg/kg), co jest związane głównie z residuum nierozpuszczalnym w wodzie (jego udział to 0,78-1,71%; tab. 15), zawierającym gips, anhydryt, substancję ilastą (illit, chloryty) i piryt. Niewielka zmienność zawartości (odchylenie standardowe 0,03-4 mg/kg) cechuje następujące pierwiastki: Cd, Co, Cr, Cu, Cs, Ga, J, La, Li, Mn, Mo, Ni, Pb, Sb, Tl, U i V, wyższą zmienność (9-25 mg/kg) odnotowano w przypadku Rb, Ti i Zn oraz Fe (143,59 mg/kg). Największe zróżnicowanie zawartości dotyczy jednak Br i Sr (351–358mg/kg).

**Ocena złożowa.** Podsumowując wyniki badań zawartości wybranych pierwiastków śladowych w utworach potasonośnych cyklotemu PZ2 w czterech wysadach solnych

'ek,		s
sław		ome
uma		ultde
ľ, D		10 SE
lawa		ogilı
Kłoć		d M d
/ch ]		a and
olny		Gór
ów s		/ek,
sad		sław
z wy		ama
Z2		a, D
nu P		daw
loter		Kło
cykl		uno.
$\widehat{\mathbb{S}}$		mfr
ej (I		othe
SOW		cycl
pota		Z2,
soli		ofF
izej		osits
stars		dep
C i		$\widetilde{\Sigma}$
+		ush (
Na2		Pot
'ych		lder
ciow		Opu
zejśc		2 ar
h pr		+
oracl		Na2
utwo		[spa
l W I		al B
vycł		tion
adov		ansi
w śla		n Tr
itkó		enti
wias		conte
pier		nts c
iści j		eme
vartc		se el
zaw		trac
czne		rs of
rstyc		letei
staty		aran
itry :		ic p:
ame	lno	atist
Par	logi	5.St
.15.	a i N	le 1;

lawek, mes	Cz.n. <i>L</i> .s.	%	33	70	0,01	33,93	1,71	0,78	4,28	
amas <sup>1</sup> alt doi	Zn		32	89	$\overline{\vee}$	131,00	6,43	3,13	18,95	
wa, D jlno s	>		31	86	$\overline{\vee}$	2,90	1,46	1,31	0,49	
Kłoda <sup>–</sup> I Mog	n		30	86	<0,05	0,28	0,11	0,09	0,05	
nych H ra and	IL		29	86	$<\!0,1$	0,50	0,24	0,20	0,14	
w solr ik, Gó	Ti		28	86	$\stackrel{\scriptstyle \sim}{\scriptstyle \sim}$	89,75	23,93	15,00	24,87	
vysadór nasławe	Sr		27	86	1,53	1925,00	218,01	75,55	351,70	
Z2 z v ı, Dan	Sn		26	84	<0,5	<0,5	<0,5	<0,5		
mu P.	Se		25	89	<0,01	<2	$\stackrel{\scriptstyle <}{_{2}}$	$\stackrel{<}{\sim}$		
'klote m Kłc	Sb		24	86	<0,05	0,89	0,15	0,13	0,11	
(2) cy m fro	Rb		23	86	<0,5	60,6	6,68	4,00	9,08	
vej (F lothe	Ъb		22	89	<0,1	3	0,43	0,30	0,47	
tasov 2 cyc	Ż		21	89	<0,5	19,3	1,86	1,30	2,26	
soli po s of PZ	Mo		20	86	<0,05	0,43	0,13	0,11	0,0703	
arszej sposit	Mn		19	88	$\stackrel{\scriptstyle \sim}{\sim}$	13,41	3,22	2,37	2,44	
2 i sta (2) de	Li	kg	18	86	<0,5	12,8	2,71	1,80	2,36	
2 + K ash (F	La	mg/	17	86	<0,05	1,63	0,26	0,13	0,33	
ch Na ler Pot	ſ		16	87	<50,0	0,3	0,21	0,22	0,07	
iowy d Old	Ga		15	86	<0,1	0,70	0,25	0,20	0,14	
przejśc - K2 an	Fe		14	89	12,82	750,00	145,50	100,00	143,59	
orach Na2 +	Cu		13	89	<0,01	10,44	3,03	2,33	2,06	
/ utwo Beds1	Cs		12	86	<0,1	0,60	0,24	0,20	0,19	
wych w tional ]	Cr		11	89	$\stackrel{\scriptstyle \vee}{\sim}$	3,85	1,65	1,64	0,7597	
sladov Transi	Co		10	89	<0,05	2,52	0,23	0,09	0,39	
ków ś nt in T	Ce		6	86	<0,05	2,87	0,47	0,25	0,60	
rwiast conte	Cd		8	89	<0,05	0,59	0,14	0,09	0,14	
séci pie: ements	Br		7	92	25	2280	259,38	119,20	357,91	
wartc .ce ele	Be		6	86	<0,3	<0,3	<0,3	<0,3		
ne za <sup>,</sup> of tra	Ba		5	86	$\overline{\vee}$	29,59	5,27	3,00	6,21	
styczi eters	As		4	86	$\overline{\nabla}$	19	4,06	2,50	4,38	
r staty: param	Ag		3	89	<0,01	$<\!0,1$	<0,1	$<\!0,1$		
Parametry logilno ;. Statistic <sub>I</sub>	artość iastków	owych elements rtent	2	n	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm</i> . mean	mediana <i>median</i>	odchyl. standard. <i>standard</i> <i>deviat.</i>	
<b>Tab. 15.</b> Góra i <i>N</i> <b>Table 15</b>	Góra i M Table 15 Zaw: pierwi ślado <i>Trace e</i>		1				Paramet. statyst. Statist. paramet.	paramet.		

n – liczba zbadanych próbek / number of analysed samples. cz.n – części nierozpuszczalne / insolubles residue.

Damasławek), należy zaznaczyć, że dominował tu obfity materiał wynikowy z wysadu Kłodawa (73 próbki), zaś rezultaty badań dla pozostałych wysadów odnoszą się do jedynie 19 próbek (11 próbek z Damasławka, 1 próbka z Góry i 7 próbek z Mogilna; tab. 2).

Udziału Ag, Be, Se i Sn nie można określić, bo jest on niższy niż granica oznaczalności użytych metod analitycznych (<0,05 mg/kg). Zawartość Cd, Ce, Co, Cs, Ga, J, La, Mo, Pb, Sb, Tl i U nie przekracza 0,5 mg/kg, udział As, Ba, Cr, Cu, Li, Mn, Ni i V mieści się w granicach 1-6 mg/kg. Nieco więcej badane utwory zawierają Rb, Ti i Zndo 24,0 mg/kg, zaś najwięcej Br, Fe i Sr - do 259 mg/kg w przypadku Br. Należy tu podkreślić, że wartość mediany zawartości wymienionych pierwiastków jest zwykle niższa w przypadku większej ilości próbek. Zwiększony udział Rb, Ti, Fe i Zn można wiązać z obecnością rozproszonej substancji ilastej i pirytu, zaś Sr - z domieszką anhydrytu. Wysoka zawartość Br jest naturalna w solach K-Mg.

Przedstawione wielkości parametrów, istotne dla oceny możliwości przemysłowego pozyskiwania szeregu pożadanych pierwiastków, jak np. As, B, Ce, Co, Cs, Ga, J, La, Li czy Tl, wskazują, że eksploatacja przebadanych utworów potasonośnych cyklotemu PZ2 – przy przeciętnej zawartości tych pierwiastków w skale zwykle w granicach 0,5–6,0 mg/kg – jest całkowicie nieopłacalna.

#### Cyklotem PZ3

Badane wydzielenia litostratygraficzne cyklotemu PZ3, tworzące utwory potasonośne, to młodsza sól potasowa (K3) i sąsiadujące utwory przejściowe Na3 + K3, zawierające skupienia chlorkowych soli K-Mg. Spąg tej serii stanowi zwykle strop wydzielenia młodszej soli kamiennej (Na3), zaś strop - spąg utworów młodszej soli kamiennej górnej (Na3b - przypadek wysadu solnego Kłodawa) lub bezpośrednio spąg wydzielenia zubra brunatnego (Na3t).

Wykształcenie. Pokład młodszej soli potasowej na obszarze perykliny Żar (ryc. 1) ma grubość 3-41 m (Czapowski, 1995) i budują go – podobnie jak na sąsiadującym obszarze monokliny przedsudeckiej (np. Podemski, 1972) - dwie warstwy soli kamiennej ze skupieniami polihalitu i sylwinu oraz anhydrytu, przedzielone warstwa soli kamiennej. Główne minerały to sylwin, polihalit, halit i anhydryt (Podemski, 1972).

Na serię potasonośną cyklotemu PZ3 w otworze wiertniczym Damasławek A z wysadu solnego Damasławek składają się powtarzające się dwukrotnie w profilu otworów utwory młodszej soli potasowej (K3), o miąższości rzeczywistej szacowanej na ok. 8,5-10,0 m (Czapowski i in., 2020b). Poniżej i powyżej młodszej soli potasowej występuje wydzielenie starszej soli kamiennej (Na2) lub wydzielenie anhydrytu głównego (A3).

Omawiane utwory tworzy głównie szaro-czer- wona średniokrystaliczna sól kamienna z sylwinem, bezteksturalna i smugowana skupieniami anhydrytu i substancji ilastej. Pojedyncze gniazda i smużki kizerytu są pokryte białym nalotem epsomitu, w niewielkich ilościach pojawia się też kainit (Czapowski i in., 2020b).

W wysadzie solnym Góra osady potasonośne cyklotemu PZ3 to głównie powtarzające się wielokrotnie w profilach wykonanych otworów wiertniczych utwory przypisane wydzieleniu młodszej soli potasowej (K3). Budują je warstwy soli kamiennej i soli K-Mg o miąższości pozornej od kilku centymetrów do ponad 5 m. Opróbowane odcinki rdzenia z otworu wiertniczego G-41 reprezentują tzw. sól twardą kizerytowo-langbeinitową, zbudowaną z naprzemianległych warstewek szarej soli K-Mg i szaro-pomarańczowej soli kamiennej. Sól ta jest średniokrystaliczna, rzadziej drobnokrystaliczna, zwiera rozproszony anhydryt, halit, kizeryt, sylwin, langbeinit i bituminy (Czapowski i in., 2020b). Badania zawartości Br w tych utworach w otworze wiertniczym G-39 (Czapowski i in., 2009) wykazały jego udział od 234 do 649 mg/kg.

Warstwy przejściowe Na3 + K3 w wysadzie solnym Kłodawa występują w ciągłości z utworami młodszej soli kamiennej dolnej (Na3a) i mają miąższość ok. 14,7 m. Buduje je sól kamienna drobnokrystaliczna, szara, laminowana rytmicznie warstewkami karnalitowa kizerytowego, z kilkoma warstwami (grubości pozornej 0,3-5,3 m) karnalitowca kizerytowego, białego z różowymi smugami. Z kolei utwory młodszej soli potasowej (K3) mają miąższość 20-120 m (Misiek, 1997) i tworzy je przemiennie sól kamienna średnio- i drobnokrystaliczna, warstwowana substancją ilastą i anhydrytem, z laminami i gniazdami karnalitu z kizerytem, oraz warstwy karnalitowca kizerytowego z gniazdami grubokrystalicznego i kryształowego halitu (Czapowski i in., 2020b). Zbudowana z karnalitowca seria solna o grubości 15-45 m, wyróżniana jako tzw. pokład przemysłowy, występuje w środkowej części wydzielenia (Misiek, 1997).

Serię potasonośną cyklotemu PZ3 w otworze wiertniczym M-33 z wysadu solnego Mogilno budują powtarzające się czterokrotnie w profilu wydzielenia starszej soli kamiennej (Na2) utwory młodszej soli potasowej (K3) o miąższości pozornej szacowanej na ponad 16 m (Czapowski i in., 2020b). Z kolei w profilu otworu M-35 odnotowano pięć powtórzeń tzw. warstw przejściowych Na3 + K3 kilkumetrowej grubości oraz jedno przewarstwienie młodszej soli potasowej (K3) o miąższości ok. 3 m (Wachowiak, 2016).

Przebadane odcinki rdzenia reprezentują typ tzw. soli twardej kizerytowej, złożonej z soli kamiennej jasno- do ciemnopomarańczowej i brązowej, średniokrystalicznej, z drobnymi skupieniami i większymi fragmentgami anhydrytu oraz substancją ilastą. Tekstura soli jest uporządkowana, warstwowa, tworzą ją naprzemianległe biało-szare warstewki kizerytowe, ciemnoszare halitowe i szaro-pomarańczowe halitowo-sylwinowe (Czapowski i in., 2020b).

**Opróbowanie.** Wyniki oznaczeń zawartości pierwiastków śladowych, wykorzystane do analizy statystycznej, odnoszą się do próbek soli z utworów potasonośnych cyklotemu PZ3 opisanych wysadów solnych: Kłodawa, Damasławek Góra i Mogilno. Uwzględniono tu wyłącznie próbki z podaną lokalizacją (tab. 2).

- Z wysadu Kłodawa wykorzystano dane uzyskane dla:
- 6 próbek (Wachowiak, 1998),
- 187 próbek z wspomnianych wcześniej 2 profili w wyrobiskach Kopalni Soli KŁODAWA S.A. (Tomassi--Morawiec i in., 2008; Czapowski i in., 2020b): profil Z3/1 (109 próbek) i profil Z3/2 (78 próbek).

Utwory z wysadu Damasławek reprezentują 4 próbki rdzenia z otworu wiertniczego Damasławek A, w przypadku wysadu Góra pozyskano 4 próbki rdzenia z otworu G-41. Serię potasonośną cyklotemu PZ3 w wysadzie Mogilno opisują 4 próbki rdzenia z otworu wiertniczego M-33 (Czapowski i in., 2020b) i 2 próbki rdzenia z otworu M-35 (Wachowiak, 2016).

**Charakterystyka geochemiczna.** W latach 50. ub.w. podczas dokumentowania złoża soli w wysadzie solnym Kłodawa oznaczono zawartość B i Br w solach K-Mg (bez zdefiniowania ich wieku) przewierconych 9 otworami z powierzchni (Werner, 1954). Udział B wahał się od 0,01 do 0,092% zaś Br sięgał 0,2%.

W badaniach surowcowych serii potasonośnej cyklotemu PZ3 w wysadzie solnym Kłodawa z lat 60. ub.w. (Werner, 1962) określono zawartość Br na 160-1050 mg/kg. W późniejszych badaniach zespołu niemieckiego w latach 2005-2007 (por. Tomassi-Morawiec i in., 2008, 2009) omawianej serii ustalono udział Br na 273-376 mg/kg. Mazurek i in. (2016) w Dodatku nr 2 do dokumentacji geologicznej... złoża soli Kłodawa podali zawartość Br, B, Li, Rb i Sr w tych utworach. Stwierdzono podwyższone zawartości boru (75,6 mg/kg), bromu (1232 mg/kg), litu (5,6 mg/kg), rubidu (8,1 mg/kg) i strontu (16,1 mg/kg), zaś w jednej próbce – wysoką zawartość boru (438 mg/kg). Wspomniane wcześniej opracowania z lat 90. (Garlicki i in., 1991; Garlicki, Szybist, 1991) wykazały w przypadku utworów młodszej soli potasowej (K3) w wysadzie Kłodawa zawartość Rb w przedziale 0,9-5915 mg/kg i Br 110-4500 mg/kg. W wysadzie solnym Łanięta osady te charakteryzuje znacznie niższy udział Rb (17-33,7 mg/kg) i Br (181-210 mg/kg). Udział innych pierwiastków w tych utworach przedstawia się następująco: J, Li i V-0,1-1,2 mg/kg, Mn, Cr i Cu - 2,5-7,2 mg/kg, B, Sr, Cs, Co i Ni - 25-60 mg/kg oraz Fe >100 mg/kg.

Utwory młodszej soli potasowej (K3) w wysadzie solnym Góra zawierają 234–649 mg/kg Br (Czapowski i in., 2009).

Oznaczenia zawartości Br w utworach młodszej soli potasowej (K3) w otworze Mogilno M-24 z wysadu Mogilno (Schramm, Bornemann, 2006) wykazały jego udział od 146 do 308 mg/kg (średnia 226 mg/kg). Z kolei te same utwory w otworze M-29 zawierają 82,6–148,4 mg/kg Br (Wachowiak, 2015).

Analizie statystycznej poddano wyniki oznaczeń z 207 próbek soli o udokumentowanej lokalizacji z wysadów solnych Kłodawa, Damasławek, Góra i Mogilno (tab. 16). Zwartość w badanych utworach takich pierwiastków jak: Be, J, Se, Sn i Tl jest niższa od ich granicy oznaczalności (<0,01 do <50 mg/kg; tab. 16). Bardzo niski i niski średni udział (śr. arytmet. i mediana: 0,09–0,47 mg/kg) cechuje następujące pierwiastki: Ag, Cd, Ce, Co, Cs, Ga, La, Mo, Pb, Sb i U. Większą zawartość (1–5 mg/kg) wykazuje osiem pierwiastków: As, Ba, Cr, Cu, Li, Ni, V i Zn, kolejne trzy: Mn, Rb i Ti, występują w większej ilości (3–25 mg/kg).

Inych Kłodawa, Damasławek,		sławek, Góra and Mogilno salt	
ej (K3) cyklotemu PZ3 z wysadów s		3 cyclothem from Kłodawa, Dama	
Na3 + K3 i młodszej soli potasowe		ounger Potash (K3) deposits of PZ	
owych w utworach przejściowych		qusitional Beds Na3 + K3 and Yo	
yczne zawartości pierwiastków ślado		eters of trace elements content in Tr	
Fab. 16. Parametry statyst	Góra i Mogilno	<b>Fable 16.</b> Statistic parame	Jomes

	Zn		32	200	$\overline{\lor}$	7	2,12	1,82	1,58	1,38	
	>		31	195	$\overline{\nabla}$	5	2,02	1,81	1,62	1,08	
	n		30	195	<0,05	0, 19	0,10	0,09	0,09	0,04	
	I		29	195	<0,1	<0,1	6 <0,1	6 <0,1	<0,1		
	Ï		28	195	$\overline{\lor}$	531	24,66	10,66	7,80	55,43	
	Sr		27	195	1,00	972,50	102,03	40,34	40,43	159,74	
	$\mathbf{Sn}$		26	195	<0,5	<0,5	<0,5	<0,5	<0,5		
	Se		25	195	\$	$\Im$	$\Diamond$	$\Diamond$	$\sim$		
	$\mathbf{Sb}$		24	195	<0,05	0,42	0,13	0,11	0,11	0,07	
	$\mathbf{R}\mathbf{b}$		23	195	<0,5	98,60	10,93	4,60	4,20	16,13	
	$\mathbf{P}\mathbf{b}$		22	195	$<\!0,1$	1,50	0,20	0,18	0,20	0,24	
	Ż		21	200	<0,5	10,80	1,50	1,14	1,00	1,49	
	Mo		20	195	<0,05	5,27	0,15	0,10	0,09	0,49	
	Mn		19	200	$\sim$	180	13,57	5,88	3,64	22,52	
	Li		18	195	<0,5	16,80	3,13	2,66	2,90	1,97	
	La	mg/kg	17	195	<0,05	1,11	0,25	0,16	0,14	0,26	
	Ι		16	190	<50,0	<50,0	<50,0	<50,0	<50,0		
	Ga		15	195	<0,1	0,60	0,26	0,22	0,20	0,15	
	Fe		14	200	6,06	8455,00	230,55	52,15	31,40	706,54	
	Cu			13	195	$\overline{\vee}$	6,50	3,98	3,74	3,88	1,38
	C		12	195	<0,1	1,40	0,45	0,31	0,25	0,39	
	Ċ		11	195	$\overline{\lor}$	3,77	1,76	1,65	1,59	0,65	
	Co		10	200	<0,05	2,50	0,28	0,15	0,10	0,50	
	Ce		6	195	<0,05	2,23	0,38	0,20	0,16	0,46	
	Cd		8	201	<0,05	0,60	0,23	0,16	0,12	0,20	
	Br		7	187	<50	1850	310,34	196,17	151,00	367,89	
	Be		6	195	<0,3	<0,3	<0,3	<0,3	<0,3		
	Ba		5	195	$\overline{\lor}$	28,69	4,71	2,94	2,20	5,63	
	As		4	195	$\overline{\lor}$	10	3,91	3,12	3,00	2,61	
	Ag		3	195	$<\!0,1$	0,10	0,10	0,10	0,10	0,00	
	artość	rtość ustków wych ements ent		u	min. <i>min</i> .	maks. <i>max</i> .	śr. arytm. <i>arithm.</i> mean	śr. geom. geometr: mean	mediana <i>median</i>	odchyl. standard. standard deviat.	
domes	Zawaı pierwia. Śladov <i>Trace ele</i> <i>conte</i>		1	Paramet. statyst. Statist. paramet.							

Najwięcej badane utwory zawierają Br (151-310 mg/kg), Fe (31-231 mg/kg) i Sr (40-102 mg/kg). Podobnie jak w przypadku młodszych utworów potasonośnych cyklotemu PZ2, te dwa ostatnie pierwiastki są związane głównie z nierozpuszczalnym residuum (1,58-2,12%), złożonym z anhydrytu, chlorytów, substancji ilastej, hematytu i pirytu. Niewielka zmienność zawartości (standardowe odchylenie 0-4 mg/kg) charakteryzuje: Ag, As, Cd, Ce, Co, Cr, Cu, Cs, Ga, La, Li, Mo, Ni, Pb, Sb, U, V i Zn, wyższą (5-23 mg/kg) wykazują Ba, Mn i Rb, nieco wyższą Sr (159,74 mg/kg), zaś najwyższą Br (367 mg/kg) i Fe (706,54 mg/kg).

Ocena złożowa. Podsumowując wyniki badań zawartości wybranych pierwiastków śladowych w utworach potasonośnych cyklotemu PZ3 w czterech wysadach solnych (Kłodawa, Góra, Mogilno i Damasławek), należy zaznaczyć, że dominował tu obfity analityczny materiał z wysadu Kłodawa (193 próbki), zaś rezultaty badań dla pozostałych trzech wysadów odnoszą się do zaledwie 14 próbek (6 próbek z Mogilna i po 4 próbki z Dmasławka i Góry; tab. 2).

Udziału Be, J, Se, Sn i Tl nie sposób określić, bo jest on niższy niż granica oznaczalności użytych metod analitycznych (<0,01 do <50 mg/kg). Zawartość Ag, Cd, Ce, Co, Cs, Ga, La, Mo, Pb, Sb i U nie przekracza 0,5 mg/kg, udział As, Ba, Cr, Cu, Li, Ni, V i Zn mieści się w granicach 1–5 mg/kg. Nieco więcej badane utwory zawierają Mn, Rb i Ti (3–25 mg/kg), zaś najwięcej Br, Fe i Sr – do 310 mg/kg w przypadku Br. Zwiększony udział Rb, Ti, Fe i Zn można wiązać z obecnością rozproszonej substancji ilastej, zaś Sr – z domieszką anhydrytu. Wysoka zawartość Br jest naturalna w solach K-Mg.

Przedstawione wielkości parametrów wskazują, że przemysłowe pozyskiwanie z przebadanych utworów potasonośnych cyklotemu PZ3 szeregu pożądanych pierwiastków, jak np.: As, B, Ce, Co, Cs, Ga, J, La, Li czy Tl, przy ich przeciętnej zawartości w skale zwykle w granicach 0,5–5,0 mg/kg, jest nieopłacalne. Pozyskanie do 5 g któregoś z wymienionych pierwiastków wymaga przetworzenia minimum 1 tony tych utworów.

## Sole K-Mg w utworach cyklotemów PZ2 i PZ3 na obszarze przedsudeckim

liczba analizowanych próbek / number of analysed samples

Na obszarze przedsudeckim prowadzono w latach 60.–70. ubiegłego wieku prace wiertnicze w celu rozpoznania złożowych wystąpień soli K-Mg (np. Podemski, 1966, 1972, 1973, 1974a, b, 1975; Dawidowski, 1976; Werner, Dawidowski, 1976). Opróbowaniu poddano wówczas utwory starszej (K2) i młodszej (K3) soli potasowej, dla których oprócz oznaczeń zawartości składników głównych określono wówczas jedynie udział bromu w celu obliczenia tzw. wskaźnika bromo-chlorowego (Br/Cl). Jego wartość dla utworów starszej soli potasowej wyniosła 0,22–0,46, dla młodszej soli potasowej – 0,19–1,2 (Czapowski i in., 2012).

# Ocena złożowa utworów potasonośnych cechsztynu

Powyższa analiza dostępnych danych geochemicznych o zawartości szeregu pierwiastków śladowych w utworach potasonośnych cechsztynu w Polsce, obejmująca utwory chlorkowe cyklotemów PZ2 i PZ3 oraz siarczanowe (polihality) cyklotemu PZ1, wykazała, że w przypadku chlorkowych soli K-Mg nie określono udziału Ag, Be, Se i Sn (jest on niższy niż ich granica oznaczalności), zawartość As, Ba, Cd, Ce, Co, Cr, Cs, Cu, Ga, J, La, Li, Mn, Mo, Ni, Pb, Sb, Tl, U i V nie przekracza 6 mg/kg. Udział Rb, Ti i Zn sięga 25 mg/kg, więcej jest w tych solach Br, Fe i Sr – do 310 mg/kg w przypadku Br. Zwiększony udział Rb, Ti, Fe i Zn należy wiązać z obecnością rozproszonej substancji ilastej, zaś Sr z domieszką anhydrytu. Wysoka zawartość Br jest naturalna w solach K-Mg. Przedstawione średnie zawartości dowodzą, że omówione chlorkowe utwory potasonośne nie są skałami przydatnymi do przemysłowego pozyskiwania takich pożądanych pierwiastków śladowych, jak np.: As, Be, Co, Cs, Ga, J, La, czy Tl.

W przypadku siarczanowych soli K-Mg (polihalitów) cyklotemu PZ1 niewielka obecnie ilość wykonanych analiz nie pozwala na wiarygodną ocenę ich wartości złożowej. Najwięcej w tych utworach jest Sr – średnio 723–1075 mg/kg, gdyż sole te budują siarczany (polihalit, anhydryt i gips).

#### PODSUMOWANIE

Przebadanie 1418 próbek, pobranych z dostępnych opróbowaniu utworów solnych: soli kamiennych i skał zubrowych oraz osadów potasonośnych (soli chlorkowych i siarczanów) poszczególnych cyklotemów cechsztynu w Polsce, umożliwiło przedstawienie aktualnej charakterystyki zawartości pierwiastków śladowych w tych skałach. Oznaczono zawartość następujących pierwiastków: Ag, As, Ba, Be, Br, Cd, Ce, Co, Cr, Cs, Cu, Ga, J, La, Li, Mn, Mo, Ni, Pb, Rb, Sb, Se, Sn, Sr, Ti, Tl, U, V i Zn. Zacytowano także publikowane i archiwalne wyniki oznaczeń zawartości niektórych pierwiastków, np. Ba, Br i Sr, wykonane w ramach analiz surowcowych i specjalistycznych. Przedstawione zestawienie pozwala wysnuć wnioski o przydatności utworów solnych cechsztynu w Polsce dla przemysłowego pozyskiwania szeregu ważnych dla gospodarki pierwiastków śladowych:

 w przypadku soli kamiennych cyklotemów od PZ1 do PZ4 średni niski udział (zwykle do 8 mg/kg) większości pierwiastków śladowych wyklucza te utwory – oprócz słabo udokumentowanej starszej soli kamiennej kryjącej (Na2r) – z grupy skał złożowych, przydatnych do przemysłowego pozyskiwania takich poszukiwanych pierwiastków jak np.: As, B, Ba, Ga, Li, Se czy Tl. Odnotowana niekiedy wysoka zawartość Sr (do >151 mg/kg) czy Fe (>128,0 mg/kg) jest związana z obecnością domieszek (anhydryt, pigment hematytowy);

- 2) w utworach zubrowych cyklotemów PZ3 i PZ4 średni udział większości (16) oznaczanych pierwiastków jest <7,0 mg/kg, zawartość 7 pierwiastków (Ba, Ce, Cr, Ni, Rb, V i Zn) może sięgać 20,0 mg/kg, najwięcej te skały zawierają: Br, Li, Mn, Sr i Ti (średnio od >20 do >81 mg/kg). Udział Fe sięga 7011 mg/kg, lecz zarejestrowana podwyższona zawartość wymienionych pierwiastków wiąże się z domieszkami w skale (anhydryt, substancja ilasta, pigment hematytowy). Jednak ogólnie niska średnia zawartość (do 20 mg/kg) takich poszukiwanych pierwiastków jak wymienione: As, B, Ba, Ce, Ga, La, Li, Se czy Tl, wskazuje, że utwory zubrowe nie stanowią korzystnych skał złożowych dla przemysłowego ich pozyskiwania;
- 3) w chlorkowych utworach potasonośnych cyklotemów PZ2 i PZ3 udział Ag, Be, Se i Sn jest niższy niż ich granica oznaczalności, zaś średnia zawartość kolejnych 20 pierwiastków (As, Ba, Cd, Ce, Co, Cr, Cs, Cu, Ga, J, La, Li, Mn, Mo, Ni, Pb, Sb, Tl, U i V) nie przekracza 6 mg/kg. Nieco więcej te skały zawierają Rb, Ti i Zn (do 25 mg/kg) oraz Br, Fe i Sr (do 310 mg/kg). Zwiększony udział Rb, Ti, Fe i Zn wiąże się z obecnością rozproszonej substancji ilastej, Sr – z domieszką anhydrytu, zaś wysoki udział bromu jest typowy dla soli K-Mg. Tym samym omówione chlorkowe utwory potasonośne nie są skałami przydatnymi do przemysłowego pozyskiwania pożądanych pierwiastków śladowych.

W przypadku siarczanowych soli K-Mg (polihalitów) cyklotemu PZ1 zbyt mała ilość wykonanych analiz nie pozwala na wiarygodną ocenę ich wartości złożowej. Najwięcej utwory te zawierają Sr – średnio 723–1075 mg/kg, gdyż w składzie soli są siarczany (polihalit i anhydryt).

Reasumując, żadne z przebadanych utworów solnych cechsztynu w Polsce nie stanowią – ze względu na zbyt niski średni udział lub czasem wyższy, ale związany z niekorzystnymi domieszkami w solach – skał złożowych, przydatnych do przemysłowej eksploatacji w celu pozyskiwania szeregu ważnych dla nowoczesnej gospodarki pierwiastków śladowych, jak np.: bar, bor, cez, gal, lit, rubid czy stront.

Dla porównania - solanki występujące pod powierzchniową pokrywą solną na obszarze gigantycznego jeziora solnego Salaru de Uyuni w Boliwii (powierzchnia ok. 5,5 tys. km<sup>2</sup>, zasoby soli szacowane na ok. 10 mld t – Urbańczyk, 2013) zawierają do 0,3% (3000 ppm) litu (https://en.wikipedia.org/wiki/Salar de Uyuni). Zasoby tego pierwiastka w tym i sąsiadującym mniejszym Salarze de Coipasa są oceniane na 5,4 mln t, co stanowi blisko połowę zasobów światowych (Urbańczyk, 2013). Solanki o ponad połowę mniejszego (2,4 tys. km<sup>2</sup>) Salaru de Atacama w Chile zawierają do 0,27% (2700 ppm) litu i w 2017 r. były uznawane za 27% światowych zasobów tego metalu (https://en.wikipedia.org/wiki/Salar de Atacama). Solanki jezior solnych na obszarze Puna Argentina na terenie Altiplano w Argentynie zwierają znaczne ilości litu (0,08– 8,9 g/l) i boru (0,12–10,8 g/l; Gozalvez, 2018). Z kolei solanki występujące w solnym jeziorze Quarham w basenie Quaidam (zachodnie Chiny) zawierają 51,6-138,4 mg/l boru (Du i in., 2019). Jednak bor pozyskuje się głównie

z naturalnych ewaporatowych złóż boranów, np. eksploatując odkrywkowo złoże Kirka (zachodnia Anatolia, Turcja), jedno z największych na świecie, w którym seria boranowa ma grubość do 145 m, zaś zawartość tlenku boru wynosi 20-25% (Poborska-Młynarska, Tomassi-Morawiec, 2012). Największe światowe złoże boranów (udział asocjacji kolemanit + uleksyt stanowi 30% skały) to zlokalizowane w tym regionie Bigadic, z zawartością tlenku boru wynoszącą 29% (Warren, 2006). Osady solne w południowej części Wielkiego Jeziora Solnego w stanie Utah (USA) charakteryzuje większa zawartość miedzi (153-170 ppm), manganu (175 ppm), cynku (88–97 ppm) i arsenu (89–101 ppm; Gwynn, 1980). Solanki w północnej części Jeziora zawierają 40 mg/l boru i 50 mg/l litu (Warren, 2006). Skoncentrowane w sztucznych panwiach solanki Morza Martwego są źródłem pozyskiwania bromu (zawierają 11-12% Br) w ilości blisko 200 tys. t/rok (Warren, 2006). Powyższy, z konieczności pobieżny, przegląd ewaporatów kopalnych i współczesnych dotyczy utworów uformowanych w zbiornikach jeziornych, do których – dzięki wietrzeniu otaczających masywów skał magmowych i działalności hydroterm (np. Risacher, Alonso, 1996; Risacher i in., 2003; Gozalvez, 2018) - dostarczane i koncentrowane były poszukiwane pierwiastki śladowe. W zbiornikach morskich potencjalna akumulacja tych pierwiastków jest niższa, czego dowodem mogą być przedstawione powyżej wyniki analiz soli powstałych w epikontynentalnym morzu cechsztynu na terenie Polski.

Większość – poza bromem – spośród wymienionych pierwiastków takich jak: Ag, As, Ba, Be, Cd, Ce, Co, Cr, Cs, Cu, Ga, J, La, Mn, Mo, Ni, Pb, Rb, Sb, Se, Sn, Sr, Ti, Tl, U, V i Zn, można pozyskać ze złóż siarczków i tlenków metali, siarczanów i utworów ilastych, gdzie ich udział sięga kilku procent (np. Gruszczyk, 1984), w odróżnieniu od przebadanych skał solnych cechsztynu, gdzie ich zawartość zmienia się od tysięcznych do setnych części procenta. Przykładem są utwory ilaste formacji z Machowa (środkowy miocen, zapadlisko przedkarpackie) w których średni udział np. As to 12–13,4 mg/kg, Ba – 327–626 mg/kg, Ga – 14–18,9 mg/kg, Rb – 113–135 mg/kg, Sr – 300–667 mg/kg i V – 12–136 mg/kg (Gąsiewicz i in., 2004).

Źródłem niektórych pierwiastków, np. jodu i litu, mogą być wysokozmineralizowane wody podziemne i kopalniane, zaś ceru i lantanu – także wody termalne (Sokołowski, 2020).

Eksploatacja utworów soli kamiennych oraz utworów potasonośnych i zubrowych cechsztynu w celu pozyskania rzadkich pierwiastków w świetle przedstawionych danych jest ekonomicznie nieopłacalna, np. pozyskanie ok. 2 g litu wymaga przetworzenia co najmniej jednej tony chlorkowych soli K-Mg.

Przestawione wyniki badań geochemicznych i wnikające z nich wnioski są efektem studiów literaturowych i realizacji trzech projektów badawczych: 1) opracowania pt. Ocena zawartości niektórych pierwiastków śladowych w solach K-Mg jako części zadania zat. Ocena występowania REE i niektórych pierwiastków śladowych w Polsce (projekt pt. Wsparcie działań Głównego Geologa Kraju w zakresie prowadzenia Polityki Surowcowej Państwa, lata 2018–2020) oraz 2) grantu zat. Geneza zubrów cechsztynu (górny perm) z obszaru Polski (projekt KBN nr 9T12B 00219, lata 1999–2002) i c) grantu zat. Wzorcowe profile bromowe jako obiektywne narzędzie dla ustalenia wieku i podziału wewnętrznego ogniw solnych cechsztynu z obszaru Polski (projekt KBN nr 4T12B 002 29, lata 2006–2008). Udostępnienie wyników tych badań, finansowanych z budżetu państwa (granty Komitetu Badań Naukowych, projekty zlecane przez Ministerstwo Środowiska) jest obowiązkiem państwowej służby geologicznej, realizowanym przez Państwowy Instytut Geologiczny – Państwowy Instytut Badawczy. Autorzy są wdzięczni recenzentom: dr. hab. Maciejowi Bąblowi (UW) i dr. hab. inż. Tomaszowi Tobole (AGH) za wnikliwą analizę pracy, cenne uwagi i sugestie.

#### **LITERATURA**

BĄKOWSKI J., PAWELA K. 1985 – Zjawisko zagrożenia wodnego nr 93/525 w komorze solnej cylindrycznej nr 14, w polu nr 2, na poziomie 525 m. Arch. Kopalni Soli Kłodawa, sierpień 1985.

BRZÓSKA G, DUDAŁA J., GILEWICŻ-WOLTER J., JANECZEK J., KASPRZYK W., LANKOF L., ŁUKASZEWSKI P., OCHOŃSKI A., PAWLIKOWSKI M., PINIŃSKA J., PRZEWŁOCKI K., ŚLIZOWSKI J., ŚLIZOWSKI K. 2005 – Badania laboratoryjne zubrów (iłowców solnych) dla oceny możliwości składowania odpadów promieniotwórczych w polskich wysadach solnych. Wydaw. IGSMIE PAN, Kraków: 1–107.

BURLIGA S. 1995 – Desiccation polygons within the salt deposits of the Kłodawa Salt Mine. Abstracts of XIII Intern. Congress on Carboniferous Permian, Kraków, Poland. Wyd. Państw. Inst. Geol., Warszawa: 18.

BURLIGA S. 1997 – Ewolucja wysadu solnego Kłodawy. Mat. konf. pt. Tektonika solna regionu kujawskiego, Uniejów 23–25.10.1997. Wydaw. WIND, Wrocław: 1–14.

BURLIGA S., CZAPOWSKI G., MISIEK G., POBORSKA--MŁYNARSKA K., GARLICKI A. 2004 – Możliwości utrzymania produkcji w Kopalni Soli "Kłodawa" oraz koncepcji jej likwidacji w świetle obecnego rozpoznania budowy geologicznej, zagrożeń naturalnych i geomechanicznych skutków wieloletniej eksploatacji. Etap I. Aktualizacja budowy geologicznej wysadu solnego w granicach obszaru górniczego Kopalni Soli "Kłodawa" z wnioskami dla dalszego jej funkcjonowania. Fundacja "Nauka i Tradycje Górnicze", AGH, Kraków: 1–150.

BURLIGA S., KOLONKO P., MISIEK G., CZAPOWSKI G. 1995 – Kłodawa Salt Mine. Upper Permian (Zechstein) profile from basin center, salt tectonics, mineral transformations, salt mining problems. XIII International Congress on Carboniferous-Permian Guide to Excursion A3. Wydaw. Państw. Inst. Geol., Warszawa: 45–54.

CHANDIJ M. 1976 – Geochemiczna regionalizacja jakościowa złóż soli w kopalniach kujawskich. Pr. Geol. PAN Oddz. w Krakowie, 91: 1–80. CHARYSZ W. 1973 – Cechsztyńskie piętro soli młodszych (Z3) w regionie kujawskim. Pr. Geol. PAN Oddz. w Krakowie, 75: 1–68.

CZAPOWSKI G. 1987 – Sedimentary facies in the Oldest Rock Salt (Na1) of the Łeba elevation (northern Poland). Lecture Notes of Earth Sciences, 10: 207–224. Springer-Verlag.

CZAPOWSKI G. 1995 – Upper Permian (Zechstein) salt deposits on the Żary Pericline – characteristics, origin and economic value. Pr. Państw. Inst. Geol., 150: 35–60.

CZAPOWSKI G. 1998 – Geneza najstarszej soli kamiennej cechsztynu w rejonie Zatoki Puckiej (studium sedymentologiczne). Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 696/99, Warszawa: 1–114.

CZAPOWSKI G. 2019 – Rola Państwowego Instytutu Geologicznego w badaniach genezy i określeniu wielkości polskich zasobów solnych po II wojnie światowej. Prz. Geol., 67 (4): 441–451. CZAPOWSKI G., BUKOWSKI K., MAZUREK S. 2020a – Sól kamien-

CZAPOWSKI G., BUKOWSKI K., MAZUREK S. 2020a – Sól kamienna i sole potasowo-magnezowe. [W:] Szamałek K., Szuflicki M., Mizerski W. (red.), Bilans perspektywicznych zasobów kopalin Polski. Wydaw. Państw. Inst. Geol., Warszawa: 218–232.

CZAPOWSKI G., DĘBSKI J., KASPRZYK A., KIEŻEL W., LAN-GIER-KUŹNIAROWA A., PERYT T.M. 1992 – Monografia anhydrytu i soli kamiennej na monoklinie przedsudeckiej (rejon LGOM). Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 20/93, Warszawa: 1–162.

CZAPOWSKI G., LANGER-KUŹNIAROWA A., TOMASSI-MORA-WIEC H., STARNAWSKA E., IWASIŃSKA-BUDZYK I., NARKIE-WICZ W., SKOWROŃSKI L., DOBROSZYCKA T., CEBULAK S., BUKOWSKI K., TOBOŁA T., KOWALEWICZ W.M., GALAMAY A.R. 2002 – Geneza zubrów późnopermskich i mioceńskich w Polsce – badania porównawcze. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 467/2004, Warszawa: 1–103.

CZAPOWSKI G., MISIEK G., POBORSKA-MŁYNARSKA K., TO-MASSI-MORAWIEC H. 2005 – Różowa sół kamienna do produkcji galanteryjnych wyrobów solnych – geologiczne warunki występowania, własności i metody pozyskania w kopalni soli "KŁODAWA". Zesz. Nauk. AGH, Geologia, 31 (2): 167–188.

CZAPOWSKI G., PERYT T.M., ANTONOWICZ L. 1994 – Facies and paleogeography of the Zechstein (Upper Permian) Oldest Halite (Na1) in Poland. Bull. Pol. Academ. des Sciences, Earth Sciences, 41 (4): 217–227. CZAPOWSKI G., PERYT T. M., TOMASSI-MORAWIEC H., HAND-KE B., WACHOWIAK J. 2020b – Ocena zawartości niektórych pierwiastków śladowych w solach K-Mg. Raport końcowy realizacji podzadania w ramach zadania pt. "Wsparcie działań Głównego Geologa Kraju w zakresie prowadzenia Polityki Surowcowej Państwa". Państw. Inst. Geol., Warszawa.

CZAPOWSKI G., TOMASSI-MORAWIEC H. 1985 – Sedymentacja i geochemia najstarszej soli kamiennej w rejonie Zatoki Puckiej. Prz. Geol., 33 (12): 663–670.

CZAPOWSKI G., TOMASSI-MORAWIEC H. 2018 – Wykształcenie i geochemia bromu utworów solnych pogranicza cyklotemów PZ1 i PZ2 cechsztynu w kłodawskim wysadzie solnym (środkowa Polska). Prz. Geol., 66 (5): 303–308.

CZAPOWSKI G., TOMASSI-MORAWIEC H., CHEŁMIŃSKI J., TOMASZCZYK M. 2008 – Stopień rozpoznania i perspektywy zagospodarowania cechsztyńskich złóż soli w rejonie Zatoki Gdańskiej. Górn. Odkrywk., 49/2 (2–3): 47–55.

CZAPOWSKI G., TOMASSI-MORAWIEC H., TADYCH J., GRZY-BOWSKI Ł., SZTYRAK T. 2009 – Geochemia bromu i wykształcenie utworów solnych cechsztynu w wybranych otworach wiertniczych w wysadzie solnym Góra k. Inowrocławia. Geologia (Przegląd Solny 2009), 35 (3): 287–305. Wyd. AGH, Kraków.

CZAPOWSKI G., TOMASSI-MORAWIEC H., TOBOŁA T., TADYCH T. 2012 – Geology, geochemistry and petrological characteristics of potash salt units from PZ2 and PZ3 Zechstein (Late Permian) cycles in Poland. Geol., Geophys., Environ., 38 (2): 153–188. Wyd. AGH, Kraków.

DAWIDOWSKI S. 1976 – Obecne rozpoznanie koncentracji soli potasowych młodszych (K3) w okolicy Nowej Soli i perspektywy ich gospodarczego zastosowania. Prz. Geol., 24 (9): 545–546.

DĘBSKI J., CZAPOWSKI G., TARKA R. 1989 – Dodatek nr 2 do dokumentacji geologicznej złoża soli kamiennej (perm) w koplani Kłodawa, kat. C2+C1, woj. bydgoskie. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 1155/91, Warszawa: 1–80.

DU Y., FAN Q., GAO D., WEI H., SHAN F., LI B., ZHANG X., YUAN Q., QIN Z., REN Q., TENG X. 2019 – Evaluation of boron isotopes in halite as an indicator of the salinity of Qarham paleolake water in the eastern Qaidam Basin, western China. Geosci. Front., 10 (1): 253–262.

GARLICKI A., 1987 – On some Root Structures of Zechstein Salt Deposits in Poland. Abstracts/Posters of International Symp. Zechstein 1987, Kassel-Hannover 28<sup>th</sup> April – 9<sup>th</sup> May: 33.

GARLICKI A. 1993 – On Some Trace Elements of Zechstein Younger Salts in Poland. 7<sup>th</sup> Symp. on Salt, Tokyo, 1: 165–170. Elsevier, Amsterdam.

GARLICKI A., KIJEWSKI P., SZYBIST A. 1996 – Sól kamienna na obszarze przedsudeckim. MONOGRAFIA KGHM Polska Miedź SA, Lubin: 339–345.

GARLICKI A., SZYBIST A. 1991 – Pierwiastki śladowe w solach ko- palni kłodawskiej. Pr. Spec. Pol. Tow. Min., 1: 71–76. Wyd. AGH, Kraków. GARLICKI A., SZYBIST A., KASPRZYK A. 1991 – Badania pierwiastków śladowych w złożach soli i surowców chemicznych. Prz. Geol., 39 (11/12): 520–527.

GRUSZCZK H. 1984 – Nauka o złożach. Wyd. Geol., Warszawa.

GĄSIEWICZ A., CZAPOWSKI G., PARUCH-KULCZYCKA J. 2004 – Granica baden-sarmat w zapisie geochemicznym osadów w północnej części zapadliska przedkarpackiego – implikacje stratygraficzne. Prz. Geol., 52 (5): 413–420.

GOZALVEZ M. 2018 – Li-rich salt lakes and borates in the Argentine Puna.15th Quadrennial International Association on the Genesis of Ore Deposits Symposium. Field Trip 3. Salta, Argentina, 01 to 03 September 2018.

GWYNN J.W. (ed.) 1980 – Great Salt Lake: a Scientific, Historical and Economic Overview. Utah Dep. Natur. Res. Bull., 116: 1–400. Salt Lake. HANCZKE T. 1969 – Mineralogia i petrografia soli cechsztyńskich w kopalni Kłodawa. Pr. Muz. Ziemi,16: 3–52.

KIJEWSKI P. 1988 – Sole cechsztyńskie na północ od Wrocławia. Konf. nauk. nt. Wybrane zagadnienia złóż Polski Zachodniej. Wrocław: 60–75. KIJEWSKI P., SALSKI W. 1978 – Cechsztyńska sól kamienna cyklotemu Z1 w południowo-zachodniej części monokliny przedsudeckiej. Geol. Sudet., 13 (1): 97–134.

KORNOWSKA I. 1980 – Dokumentacja geologiczna złoża soli kamiennej "Łeba" woj. słupskie, kat. rozpoznania C2. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 13333, Warszawa.

KSIĘŻOPOLSKA K., WRZOSEK J., BUKOWSKI K. 2015 – Litologia i zawartoścć bromu w najstarszej soli kamiennej w otworze BG-3-3 na obszarze Kazimierzów 1, O/ZG Polkowice-Sieroszowice. Prz. Solny, 12: 66–71.

KWAŚNY L., ZIELIŃSKA A., NIŹNIK E., 2013 – Dokumentacja geologiczna złoża soli kamiennej "Bądzów" w kat B+C1. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 1001/2014, Warszawa. LANGIER KUŹNIAROWA A. 1987 – Clay minerals of the Zechstein Oldest Rock salt of northern Poland. 10<sup>th</sup> Conf. on Clay Mineral. and Petrology: 145–150. Ostrava.

MAZUREK S., BURLIGA S., WIŚNIEWSKI A., STASZCZAK W., MISIEK Ł., KURDEK D., BARTŁOMIEJCZAK G. 2016 – Dodatek nr 2 do Dokumentacji geologicznej złoża soli kamiennej "Kłodawa 1". Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 3420/2017, Warszawa.

MAZUREK S., ROSZKOWSKA-REMIN J., SZAMAŁEK K., TYMIŃ-SKI M., MALON A. 2021 – Surowce mioneralne deficytowe dla polskiej gospodarki – propozycja nowego podejścia do surowców strategicznych i krytycznych. Prz. Geol., 69 (5): 273–286.

MIŚIEK G. 1997 – Stratygrafia i wykształcenie utworów cechsztynu w wysadzie solnym Kłodawy. Mat. konf. pt. "Tektonika solna regionu kujawskiego", Uniejów 23–25.10.1997: 20–23. Wyd. WIND, Wrocław. PASIECZNA A. 1987 – Badania mineralogiczno geochemiczne cechsztyńskich utworów siarczanowych z rejonu Zatoki Puckiej. Arch. Mineral., 43 (1): 19–40.

PERYT T.M. 1991 – Lower and Upper Werra Anhydrite in Leba Elevation area (northern Poland). Lithofacies and paleogeography. Zb. Geol. Paläont., 1 (4): 1189–1200.

PERYT T.M. 1994 – The anatomy of a sulphate platform and adjacent basin system in the Łeba sub-basin of the Lower Werra Anhydrite (Zechstein, Upper Permian), northern Poland. Sedimentology, 41 (1): 83–113.

PERYT T. M., CZAPOWSKI G., DĘBSKI J., GĄSIEWICZ A., HER-BICH E., PIZON A. 1984 – Poszukiwania złóż soli cechsztyńskich polihalitu na wyniesieniu Łeby. Część I. Analiza geologicznych warunków występowania i genezy polihalitu i soli cechsztyńskich na wyniesieniu Łeby. Państw. Inst. Geol., Warszawa: 1–100.

PERYT T.M., CZAPOWSKI G., GĄSIEWICZ A. 1992 – Facje i paleogeografia cechsztynu zachodniej części syneklizy perybałtyckiej. Prz. Geol., 40 (4): 223–233.

PERYT T.M., PIERRE C., GRYNIV S.P. 1998 – Origin of polyhalite deposits in the Zechstein (Upper Permian) Zdrada platform (northern Poland). Sedimentology, 45 (3): 565–578.

PERYT T.M., TOMASSI-MÓRAWIEC H., CZAPOWSKI G., HRY-NIV S.P., PUEYO J.J., EASTOE C.J., VOVNYUK S. 2005 – Polyhalite occurrence in the Werra (Zechstein, Upper Permian) Peribaltic Basin of Poland and Russia: evaporite facies constraints. Carbon. Evaporit., 20: 182–194.

PN-ISO 9297:1994 – Jakość wody – Oznaczanie chlorków – Metoda miareczkowania azotanem srebra w obecności chromianu jako wskaźnika (Metoda Mohra).

PN-EN ISO 17294-1:2007 – Jakość wody – Zastosowanie spektrometrii mas z plazmą wzbudzoną indukcyjnie (ICP-MS) – Część 1: Wytyczne ogólne.

PN-EN ISO 17294-2:2016-11 – Jakość wody – Zastosowanie spektrometrii mas z plazmą wzbudzoną indukcyjnie (ICP-MS) – Część 2: Oznaczanie wybranych pierwiastków, w tym izotopów uranu.

PN-EN ISO 11885:2009 – Jakość wody – Oznaczanie wybranych pierwiastków metodą optycznej spektrometrii emisyjnej z plazmą wzbudzoną indukcyjnie (ICP-OES).

POBORSKA-MŁYNARSKA K., TOMASSI-MORAWIEC H. 2012 – Złoża ewaporatowe Turcji – borany, siarczany, chlorki. Geol., Geophys., Environ., 38 (2): 263–272.

PODEMSKI M. 1966 – Sole potasowe cechsztyńskiego poziomu starszej soli potasowej (K2) z okolicy Nowej Soli. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 4121/191, Warszawa.

PODEMSKI M. 1972 – Cechsztyńskie sole kamienne i potasowe cyklotemów Z2, Z3 w okolicach Nowej Soli. Biul. Inst. Geol., 260 (2): 5–62.

PODEMSKI M. 1973 – Sedymentacja cechsztyńska zachodniej części monokliny przedsudeckiej na przykładzie okolic Nowej Soli. Pr. Inst. Geol., 71: 1–101.

PODEMSKI M. 1974a – Stratygrafia utworów cechsztyńskich zachodniej części niecki północno sudeckiej. Kwart. Geol., 18 (4): 729–748.

PODEMSKI M. 1974b – Wyniki dotychczasowych badań soli potasowych w strefie przedsudeckiej. Prz. Geol., 21 (1): 7–12.

PODEMSKI M. 1975 – Sole cechsztyńskie w rejonie struktury Rybaki. Biul. Inst. Geol., 286 (3): 5–63.

PREIDL M. 1990 – Dokumentacja geologiczna złoża soli kamiennej występującej ponad złożem rud miedzi kopalni Sieroszowice. Zasoby w kategorii Cl i szacunkowe. Narod. Archiw. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 732/91, Warszawa.

RISACHER F., ALONSO H. 1996 Geoqimica del Salar de Atacama, parte 2: evolucion de las aguas. Rev. Geol. de Chile, 23 (2): 123–134.

RISACHER F., ALONŠO H., SALAZAR C. 2003 – The origin of brines and salts in Chilean salars: a hydrochemical review. Earth-Science Rev., 63 (3–4): 249–293.

RYKA W., MALISZEWSKA A. 1982 – Słownik petrograficzny. Wyd. Geol., Warszawa.

SCHRAMM M., BORNEMANN O. 2006 – Profil bromowy i badania stratygraficzne w obrębie otworu Mogilno M-24 (tłum. z ang.). Raport z badań. Arch. IKS SOLINO, Inowrocław.

SOKOŁOWSKI J. 2020 – Pierwiastki uzyskiwane z uznanych za kopalinę. [W:] Szamałek K., Szuflicki M., Mizerski W. (red.), Bilans perspektywicznych zasobów kopalin Polski. Wyd. Państw. Inst. Geol., Warszawa: 410–411.

STĘPNIEWSKI M. 1973 – Niektóre pierwiastki śladowe w cechsztyńskich minerałach solnych z rejonu Zatoki Puckiej. Biul. Inst. Geol., 272 (10): 7–68.

SZYBIST A. 1976 – Złoże soli kamiennej w Legnicko-Głogowskim Okręgu Miedzianym. Prz. Geol., 24 (10): 572–576.

TARKA R. 1989 – Thermal Polygons in the Zechstein Salt. Bull. Pol. Academ. Sci., Earth Sci., 37 (1–2): 57–61.

TOBOŁA T., NATKANIEC-NOWAK L., SZYBIST A., MISIEK G., JANIÓW S. 2007 – Sole niebieskie w kopalni Kłodawa. Gosp. Sur. Mineral., 23 (1): 117–132.

TOMASSI-MORAWIEC H. 1990 – Geochemia bromu w utworach najstarszej soli kamiennej w rejonie Zatoki Puckiej. Biul. Państw. Inst. Geol., 364: 31–59.

TOMASSI-MORAWIEC H., 2002 – Charakterystyka geochemiczna najstarszej soli kamiennej (Na1) w rejonie Zatoki Puckiej. Praca doktorska,. Narod. Archiw. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 798921, Warszawa.

TOMASSI-MORAWIEC H. 2003 – Charakterystyka geochemiczna najstarszej soli kamiennej (Na1) w rejonie Zatoki Puckiej. Prz. Geol., 51 (8): 693–702.

TOMASSI-MORAWIEC H., CZAPOWSKI G. 2006 – Brom w skałach ilasto-solnych cechsztynu Polski. Prz. Geol., 54 (6): 488–495.

TOMASSI-MORAWIEC H., CZAPOWSKI G., BORNEMANN O., SCHRAMM M., TADYCH J., MISIEK G., KOLONKO P., JANIÓW S. 2007 – Wzorcowe profile bromowe utworów solnych cechsztynu Polski: sole cyklu PZ2 (Z2) w kopalni soli Kłodawa. Gosp. Sur. Mineral., 23 (1): 103–115.

TOMASSI-MORAWIEC H., CZAPOWSKI G., SKOWROŃSKI L. 2004 – Ewolucja zasolenia wód cechsztyńskich zbiorników ewaporacyjnych na obszarze Polski w świetle danych geochemicznych. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 1602/2004, Warszawa.

TOMASSI-MORAWIEC H., WACHOWIAK J., CZAPOWSKI G. 2019 – Geochemia i wykształcenie skał zubrowych górnego permu (cechsztyn) z obszaru Polski, Biul. Państw. Inst. Geol., 477: 69–122.

TOMASSI-MORAWIEC H., CZAPOWSKI G., TOBOŁA T., IWA-SIŃSKA-BUDZYK I., NARKIEWICZ W., MISIEK G., JANIÓW S., CHĘCIŃSKI R. 2008 – Wzorcowe profile bromowe jako obiektywne narzędzie dla ustalenia wieku i podziału wewnętrznego ogniw solnych cechsztynu z obszaru Polski. Opracowanie merytoryczne z realizacji projektu badawczego. Grant KBN nr 4T12B 002 29. Państw. Inst. Geol., Warszawa. TOMASSI-MORAWIEC H., CZAPOWSKI G., BORNEMANN O., SCHRAMM M., MISIEK G. 2009 – Wzorcowe profile bromowe dla solnych utworów cechsztynu w Polsce. Gosp. Sur. Mineral., 25 (2): 75–143. URBANCZYK K. 2013 – "Salary Ameryki Południowej" – sprawozda-

nie z wyprawy naukowej PSGS ("Salars of South America" – report of PSMA scientific expedition). Geologia, 37 (2): 323–334.

WACHOWIAK J., 1998 – Studium mineralogiczne skał chemicznych i silikoklastycznych wysadu solnego Kłodawa. Praca doktorska. AGH, Kraków: 1–171.

WACHOWIAK J. 2015 – Lithostratigraphic and Bromine Profile of the Zechstein Salt Series In the Area of Borehole M-29 of the Mogilno Salt Dome. Prz. Solny, 11: 91–97.

WACHOWIAK J. 2016 – Litostratygrafia i geochemia cechsztyńskiej serii solnej przewierconej otworem M-35 w wysadzie solnym Mogilno. Prz. Solny, 12: 114–126. WAGNER R. 1986 – Problemy formalnej litostratygrafii cyklotemów

WAGNER R. 1986 – Problemy formalnej litostratygrafii cyklotemów ewaporatowych na przykładzie cechsztynu. Prz. Geol., 34 (5): 250–254. WAGNER R. 1991 – Stratigraphie des höhsten Zechstein in Polnischen

Zentralbecken. Zbl. Geol. Paläont., 1 (4): 883–892. WAGNER R. 1995 – Stratygrafia i rozwój basenu cechsztyńskiego na

Nizu Polskim. Pr. Państw. Inst. Geol., 146: 1–71. WAGNER R., PERYT T.M. 1997 – Possibility of sequence stratigraphy subdivision of the Zechstein in the Polish Basin. Geol. Quart., 41 (4): 457–474.

WARREN J.K. 2006 – Evaporites: Sediments, Resources and Hydrocarbons. Springer-Verlag, Berlin Heidelberg: 1–1035.

WERNER Z. 1954 – Badanie zawartości boru w cechsztynie solonośnym oraz badanie zawartości bromu w solach potasowych. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 3928/239, Warszawa.

WERNER Z 1958 – Dokumentacja geologiczna złoża soli potasowomagnezowych i soli kamiennej w Kłodawie. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 3928/370, 13226, Warszawa.

WERNER Z. 1962 – Dokumentacja geologiczna złoża soli potasowomagnezowych i soli kamiennej w kłodawskim wysadzie solnym. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 3927/209, 1919, Warszawa.

WERNER Z. 1972 – Dokumentacja geologiczna zasobów złoża soli kamiennej kopalni soli "Kłodawa" w Kłodawie kat. A + B + C1. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 39-28/542, Warszawa.

WERNER Z. 1975 – Dokumentacja geologiczna złoża soli kamiennej "Mechelinki", woj. Gdańsk. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 11637 CUG, Warszawa.

WERNER Z. 1979 – Dokumentacja geologiczna złoża soli kamiennej w kat. C1 w rejonie Zatoki Puckiej. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 13050 CUG, Warszawa.

WERNER Z., DAWIDOWSKI J.S. 1976 – Poszukiwanie złóż soli potasowych na monoklinie przedsudeckiej. A/73 Podsumowanie wyników I etapu i projekt dalszych prac poszukiwawczych soli potasowych w rej. Nowej Soli. Narod. Arch. Geol. Państw. Inst. Geol. nr 4121/140, Warszawa.